

والتآكلية في منطقة ماقد تدل على امتداد وانتظام التكوينات الحاملة للماء .  
ان نوع التكوين الصخري سوف يوحي بالكمية المتوقعة لعطاء الماء ، تكوين واحد قد يكون  
ملائماً وكافياً للاغراض المنزلية ولكنه غير مقنع تماماً للتجهيزات والاعراض الصناعية  
والمحلية . ان علم طبقات الارض والتاريخ الجيولوجي للمنطقة قد يظهر تكوينات مائية تحت  
طبقات علما غير مناسبة ، الاستمرارية والترابط للتكوينات المائية - اوحود مهمة للتكوين  
المائي .

ان طبيعة وسمك الطبقات المغطية وكذلك ميل التكوينات الحاملة للماء يؤهلان امكانية  
تقدير أعماق الحفر التي يجب عملها . وبالمثل ، قد يمكن ملاحظة تكوينات مائية محصورة ،  
والتكهين باحتمال وجود ابار متدفقة اوارتفاعات ضخ واطئة . ان العالم ماينزر (Meinzer)  
أكد تأثير التركيب الصخري على المياه الجوفية حيث ان العلاقة الأساس بين التراكيب  
والمياه الجوفية مقدمة في مكان اخر . التكوينات الجيولوجية بلغة قدراتها كتكوينات  
مائية في الفصل (2) وكذلك نوعية المياه الجوفية حين تتأثر بواسطة مصادر جيولوجية مختلفة ،  
انظر الفصل (7) .

### تفسير الصور الجوية Air Photo Interpretation

حيث ان وجود المياه الجوفية يعتمد الى حد كبير على خواص تضاريس الارض ، فان  
التفسير المناسب للتصاوير الجوية لمنطقة ما يستطيع تزويدنا بمعلومات ثمينة في هذا المضممار<sup>17</sup>  
نمو النباتات ، شكل الارض واستعمالها ، واشكال التصريف والتربة والترن ، وميزات  
ارضية خاصة مثل : كثيبات متخلفة من انهار جليدية ( eskers ) والمساند النهرية ( terraces )  
والسهول النهرية او الفيضية . وحفر الحصى تظهر على التصاوير الجوية وتدلل على الظروف تحت  
السطحية .

ان صورة جوية مفردة تؤخذ فوق منطقة تحت البحث والاستقصاء وتجمع الى شكل خريطة  
فسيفسائية مغطية للمنطقة . ومن دراسة هذه الخرائط بواسطة الاستريوسكوبية او المجسامة  
للأزواج المفردة من هذه الصور ، فان خرائط للتربة وللتصريف يمكن أن تهيأ .  
هذه الوسائل يمكن بعد ذلك استخدامها لتطوير خارطة تنبؤ المياه الجوفية . (هاوي<sup>6</sup> Howe)  
(ولكي Wilke) و(بلوود كود<sup>17</sup> Bloodgood) مثال ذلك خارطة مقاطعة تيبكانو - انديانا  
(Indiana, Tippecanoe County) ، بحيث ان المقاطعة قد قسمت الى مناطق جيدة ،  
معتدلة ، وفقيرة العطاء للمياه الجوفية بواسطة التصنيف الموجود في الجدول 9.1 . فحوص  
معطيات الابار عزز هذا التحليل .

جدول ( 1.9 ) التصنيف الجوي للمياه الجوفية لمقاطعة تيبكانو- انديانا ( هاوي ، ولكي وبلوود كوود )

الصنف	اسس التصنيف	نتاج المياه الجوفية
A	Granular deposits in stream terraces, alluvial plains, outwash plains, glacial sluiceways and filled valleys, all at low elevations	( > 200 gpm ) جيد غالبون بالدقيقة
B	Morainal deposits, eskers, kames; all of small extent and generally at higher elevations	اعتيادي (50 to 200 gpm)
C	Upland till and organic topsoils	( < 50 gpm ) ضعيف

ان خرائط المياه الجوفية المجهزة من الصور الجوية تستطيع تخطيط المناطق الأقل ، والأكثر المرجوة لها مستقبل مرموق لتجهيزات المياه الجوفية . هذه الخرائط تساعد في انتخاب مواقع الحفر الاختبارية وتختزل تكاليف تحريات المياه الجوفية وتساعد في تعيين المنشآت الصناعية المطلوبة لتجهيزات مائية كبيرة .

( جدول - 9.1 - )

التصنيف المساحي للمياه الجوفية في INDIANA TIPPECANOE

البحث عن الماء بعض الاستنباء Dowsing :-

ان فن استخدام عصا للتنبؤ بتعيين موضع الماء تسمى بعض الاستنباء او العصا الباحثة عن الماء ، وعلى الرغم من الافتقار للتبرير العلمي للطريقة فان الباحثين عن الماء بعض الاستنباء يتبعون باتقان ما تلبه عليهم هذه العصا حيثما يقتنع الناس بقيمتها الكامنة .

ان الطريقة باسسط مظاهرها شيوعاً تتأني من حمل العصا بشكل شوكة ذات نهايتين كل نهاية بيد بحيث يبقى الطرف السائب طليقاً والمشى بها فوق المنطقة المحلية حتى تنجذب النهاية السائبة الى الاسفل ظاهرياً بواسطة المياه تحت السطحية وقد وجد عدد من المنتبئين ان الطريقة مريحة ليس لتحديد موضع المياه الجوفية فقط بل ايضاً لغايات متنوعة كما في ايجاد ترسبات الخامات ، والكنتز ، والجرائم ، وحدود الاملاك الخاصة ، والحيوانات المفقودة .<sup>4</sup>

وقد نفذ (هيلاند<sup>15</sup> Heiland) الى لب المسألة حينما كتب : - قد يكون معقولاً جداً أن اشخاصاً معينين ذوي قدرات فوق طبيعية يستطيعون تحسس وجود الماء ، ولكن هذا الشيء تفترض مناقشته من قبل علماء النفس وليس من قبل الجيوفيزيائيين . بالإضافة الى انه اذا كان العديد من المحترفين والمتظاهرين بالقدرة على تحديد موضع الماء ، يمتلكون فعلاً قدرة كهذه فانه لا حاجة لهم والحالة هذه الى استخدام اي من هذه الوسائل العجيبة كهذه العصى . ومن المذهل أن فكرة القوى فوق الطبيعية لها مثل هذا الافتتان المستمر لدى الناس . ان مجموع ما كتب على هذا الموضوع واسع ، وامتد لفترة اربع قرون من الزمان .

ان افادة الدكتور ( ماينزر<sup>8</sup> O.E. Meinzer) رئيس فرع المياه الجوفية في دائرة المسح الجيولوجي الامريكى سوف يكون موفياً بالغرض لبيد سداجة الاشخاص الباحثين لتعيين موضع الماء على اسس من هذه الطريقة . ومن المشكوك انه اذا جرت تحريات كثيرة ومناقشة قد بدلت على اي موضوع آخر فيه نقص مطلق للنتائج الايجابية كما هو الحال هنا . ومن الصعب ان نرى كيف انه للاغراض العملية يمكن للحالة بكليتها ان تصبح مخزية بصورة اعظم . ويجب ان يكون واضحاً للجميع بأن الاختبارات الاضافية بواسطة دائرة المسح الجيولوجي الامريكى لما يسمى : « البحث بعضا الاستنباء » عن الماء ، والنفط ، او المعادن اخرى ستكون اساءة استعمال للصالح العام . وليس صحيحاً بأي حال من الاحوال بأن كل الاشخاص المستعملين طريقة الشوكة او اي وسيلة اخرى لغرض تحديد موضع الماء او معدن آخرهم مخادعون قسداً . فبعض منهم رجال يؤدون الطريقة وهم واثقون منها ، ذوو خصائص طيبة ولهم مقاصد خيرة .

على اي حال ، بما ان كل شيء مبطن بخفاء بحيث يتيح الفرصة للدجالين ، فليس معقولاً ، أن العديد من الطبقة الكبيرة من محترفي هذه الطريقة يسلبون الناس عن سبق اصرار وان يحمل ما يحصلون عليه من الاموال كبير .

لذا تنصح دائرة المسح الجيولوجي الامريكى كل المستفسرين بعدم انفاق اموالهم لخدمات اي من الباحثين عن الماء بواسطة عصا الاستنباء او لاستعمال او ابتاع اي ماكينة او جهاز مخصص لتحديد مواضع المياه الجوفية والمعادن الاخرى .

استخدام حديث لرموز البحث عن الماء بعضا الاستنباء تم بواسطة الكاتب كينيث روبرتز . ان قصصه المتعلقة بعضا الاستنباء (ومنها هنري كرووس وعصا الاستنباء . 1951 . الحاسة السابعة 1953 . والماء غير المحدود . 1957 . شركة دبل دي ، كارون سيتي - نيويورك) هي من القصص الشيقة للقراءة للفكاهة واحياناً للمرارة او القسوة التي تم الرد على السيد روبرتز ... اقرأ البحث بواسطة رديك<sup>33</sup> Riddick

## Subsurface Investigations of the Ground Water

### التحريات تحت السطحية للمياه الجوفية

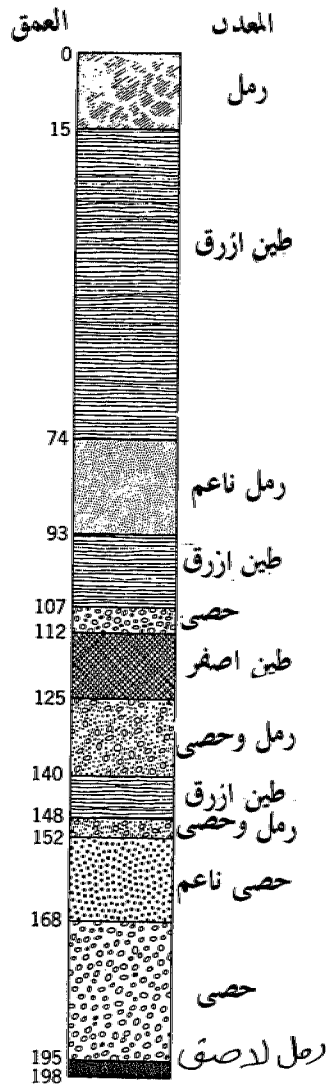
ان دراسة مفصلة وشاملة للمياه الجوفية والظروف التي تكونت فيها يمكن القيام بها بواسطة التحريات تحت السطحية فقط فيما اذا كانت المعلومات التي نحتاجها تتعلق بالتكوين المائي وخاصة ( موقعه وسمكه ، وتكوينه . ونفاذيته ، وعطاءه ) أو المياه الجوفية ( موقعها حركتها ، نوعيتها ) ان المعطيات الكمية يمكن الحصول عليها من الفحوصات تحت السطحية . لذا يجب تأكيد أن كافة هذه الاعمال تصنف على انها تحريات تحت سطحية هي تداركليا باشخاص على السطح يقومون بتشغيل المعدات الممتدة تحت الارض . ان الحفر الاختباري يمدنا بالمعلومات عن الطبقات تحت السطحية في خط عمودي من السطح . تقنيات سجل الاداء ( Logging techniques ) ضمن البئر تستطيع تجهيزنا بالمعطيات حول خصائص التكوين ، ونوعية المياه ، وحجم تجويف البئر ، ومعدل حركة المياه الجوفية . ان - تقييم هذه العوامل يساعد في تعيين موقع البئر ، انشاؤه ، وتطوير البئر بشكل مناسب .

### الحفر الاختباري

#### Test Drilling

ان الحفر الاختباري للثقوب ذات القطر الصغير - وذلك للتحقق من الظروف الجيولوجية وظروف المياه الجوفية - يكون مفيداً للتأكد من طرق اخرى من التحريات وللحصول على ضمان للظروف تحت - الأرضية السابقة لحفر البئر <sup>27.30</sup> . في كثير من الأحيان إذا جاء البئر الاختباري مثمراً واثبت نجاحه ، أعيد حفره أو توسعه بقطر اكبر لتكوين بئر ضخ .

ان حفر الاختبار Test holes أيضاً يمكن ان تعمل عمل آبار مراقبة لقياس مناسب المياه أو لإدارة فحوصات الضخ ، أو لاعطاء سجلات الأداء ( Logs ) أو نماذج طبقات الصخور المواجهة في الحفر وتمكن تحديد التكوينات المائية من ان تكون موصوفه ان سجل اداء البئر ( well log ) المنشأ من نماذج الحفر موضح في الشكل ( 10.1 ) . إن نماذج المياه المجمعه في نفس الوقت تدل على نوعية الماء ، على حين أن قياسات مناسب المياه سوف تظهر التكوينات المائية المحصورة أو غير المحصورة ودوران المياه اعلى أو اسفل الحفرة من احدى الطبقات الى الاخرى . تقريبا اي طريقة حفر بئر يمكن استخدامها



شكل (10 - 1) سجل اداء البئر من قبل الحفار

لغرض الحفر الاختباري ، وعلى اي حال ، في التكوينات الرخوة غير المتماسكة ( Unconsolidated Formations ) الحفر بالالة السلكية ( Cable tool ) والطرق - الدوارة المائية ( hydraulic Rotary methods ) هي الشائعة غالبا ( طرق الحفر وصفت في الفصل 5 ) .

ان الطريقة المذكورة أولا تكون ابطاء ، ولكن تزودنا بنماذج اكثر دقة من معرفة الحفر .  
(Bailer) على حين تكون الاخيرة اسرع ولكنها في بعض الاوقات تكون صعبة لتحديد  
الميزة المضبوطة للتكوينات . هذه الحقيقة صحيحة خصوصا حينما تتم مواجهة المواد ذات  
الحييات الناعمة مع سائل الحفر ويتم امتزاج الاثنين . للاعماق السحيقة - والرمال المنتظمة  
الى حد ما ، تكون طريقة الدوارة المائية اسرع وارخص . ان النماذج المضبوطة يمكن الحصول  
عليها بسحب ساق الحفر واستخدام جامعة العينات (Sampler) عند قعر الحفرة ، او اذا  
كان اللب (Core) السليم مرغوبا في الحفر الاستكشافي ، فان رأس القاطعة ذات الساق  
المجوف يمكن ان يثبت لقطع الباب اسطوانية الشكل .

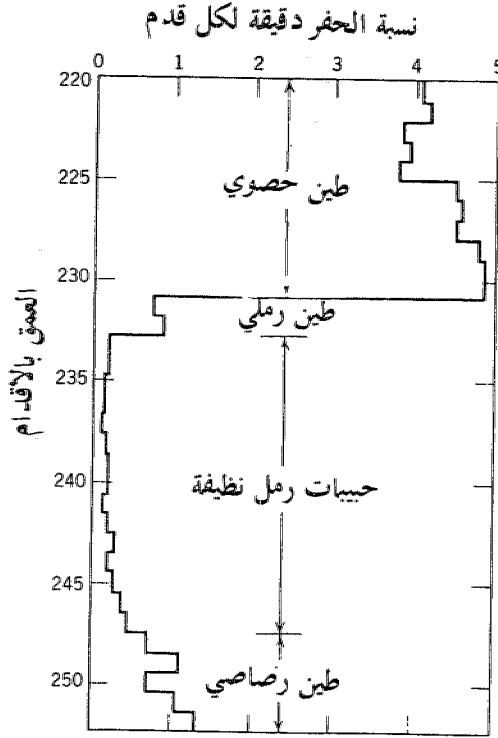
لغرض الحفر الاختبارية في الارض اللينة (Soft) والاعماق الضحلة يكون الحفر بواسطة -  
متقب او بريمة سريعا واقتصاديا . ان الثقب بالنفث (Jetting) قد برهن على انه الطريقة  
الاقتصادية لحفر الحفر الضحلة ذات القطر الصغير لاغراض التحريات .

ان سرعة عملية الثقب النفث متحدة مع جهازها النقال الخفيف الوزن قد اعطت لها  
محاسن مهمة ولكن افتقارها الى النماذج الجيدة هو احد مساوئها . ان اختبار طريقة ما للحفر  
الاختباري يعتمد على ماهي المعلومات الضرورية . ونوع المواد المواجهة ، وعمق الحفر ،  
والموقع . ان سجل الاداء حفر - وقت drilling - time هو مكمل مفيد للحفر الاختباري<sup>19</sup>  
ويتكون من مسجل دقيق للوقت ، في الدقائق والثواني ، اللازم لحفر كل قدم من الثقب .

ان التقنية هي الاكثر عملية مع الحفر الدوار المائي بالرغم من قابلية تطبيقها الى طرق اخرى  
كذلك . بسبب ان نسيج الطبقة المخترقة تتحكم بمعدل الحفر بصورة كبيرة ، فان سجل  
اداء الوقت الحفر يمكن ان يفسر بسهولة بمصطلحات من انواع التكوينات والاعماق .  
رثم جزء من واحد والمحصل بواسطة الطريقة المائية الدوارة مبين في الشكل 10.2 سويا مع  
سجل الثقب الاختباري المبني على القطع .

### سجل اداء المقاومة Resistivity Logging

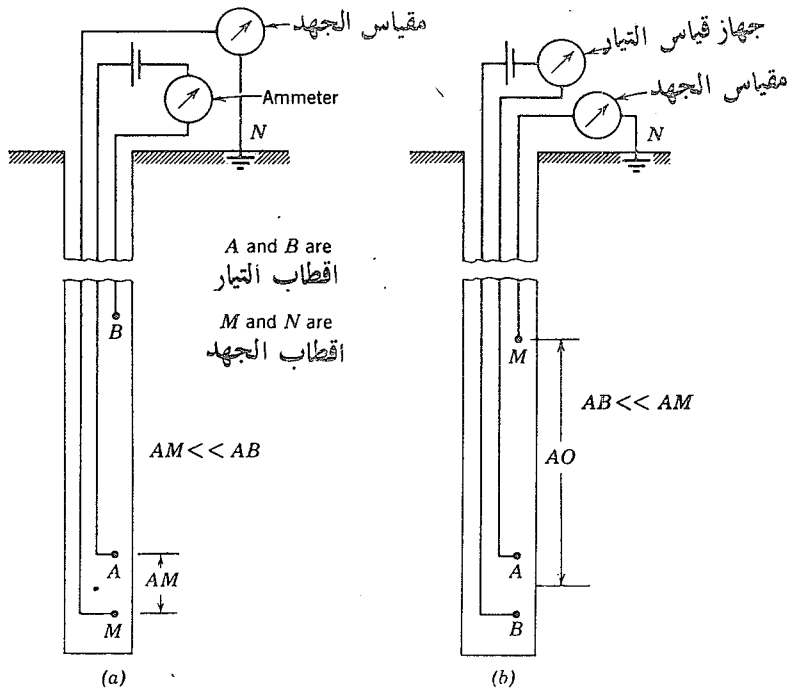
ضمن البئر غير المبطن ، فان اقطاب الجهد والتيار يمكن انزالها لقياس المقاومة  
الكهربائية للاوساط المحيطة وللحصول على رسم لتغيرهما مع العمق والنتيجة هو سجل اداء  
المقاومية (او الكهربائية) ان مثل هذا السجل يتأثر بالسائل ضمن البئر ، بقطر البئر ، وبخاصية  
الطبقات المحيطة واخيرا بواسطة المياه الجوفية .



شكل (10 - 2) تقرير عن سجل اداء زمن الحفر والطبقات المخترقة (كري 19)

وهناك العديد من الطرق التي يمكن بواسطتها قياس المقاميات تحت الارضية . وتعتبر طريقة الاقطاب المتعددة الاكثر شيوعاً في الاستخدام. اذ ان ميزتها تقابل الى الحد الأدنى من تأثيرات مائع الحفر وقطر البئر . وأيضاً تعطي امكانية مقارنة مباشرة لعدة منحنيات مقاومة مسجلة . حيث هناك اربعة اقطاب ، اثنتان لانبعث التيار والآخران لقياس الجهد وهذه الاقطاب تكون نظام الجهاز . ان المنحنيات المسجلة تسمى المنحنيات الاعتيادية ( normal ) - او المنحنيات الجانبية ( Lateral ) اعتماداً على طريقة تنظيم الاقطاب كما هو مبين في الشكل ( 3.10 ) .

في طريقة الترتيب الاعتيادي للأقطاب normal arrangement فان المساحة المؤثرة ( effecting spacing ) يمكن اعتبارها المسافة ( AM ) ( الشكل a 3.10 ) والمنحني المسجل يرمز له ( AM ) أما بالنسبة للمساحة للمنحنيات الجانبية ( AO ) تؤخذ المسافة ( AO ) المقاسة بين ( M ) ونقطة في الوسط بين القطبين B,A الشكل ( 3.10 b ) . في بعض الأوقات يسجل



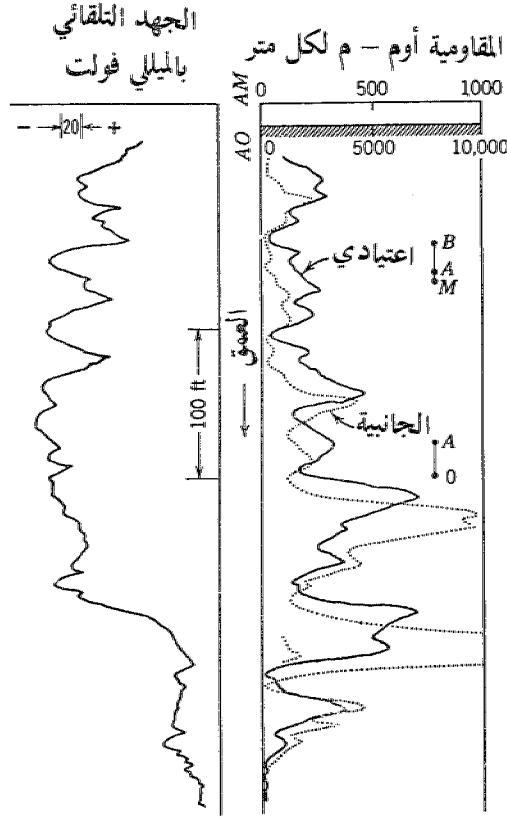
شكل (10 - 3) ترتيب الأقطاب للتسجيل (a) الاعتيادي (b) اداد المقاومة الجانبية للبر

المنحني الاعتيادي الطويل الـ long normal Curve (AM) اعتماداً على نفس تنظيم الأقطاب مثل التنظيم الاعتيادي ولكن بمسافة (AM) التي هي أكبر عدة مرات . نفس الشيء ، فإن المنحني الجانبي الطويل (AO) له مسافة (AO) أطول من المنحني الجانبي المنتظم . ان حدود التكوينات التي لها مقاومات مختلفة تثبت بسهولة أكثر بمساحة أقطاب قصيرة في حين أن المعلومات عن المواضع في التكوينات النفاذية يمكن الحصول عليها بصورة أفضل بمساحات طويلة ( long spacings ) .

ان سجل الاداء الكهربائي ( Electric log ) لبر يتكون عادة من خطوط معترضة عمودية ( Vertical traverses ) ، تسجل اما واحد من او كلا المنحنيات الاعتيادية والجانبية ( Lateral, normal ) وعلى أي حال ، فإن المنحنيات الاعتيادية الطويلة او المنحنيات - الجانبية الطويلة ( long lateral ) long normal ) ومنحنيات الجهد التلقائي ( spontaneous potential Curves ) تسجل ايضا ( انظر المقطع التالي ) .

وتم توضيح لسجل الاداء الكهربائي معطى في الشكل 4.10 . ان التفسير المضبوط لسجلات اداء المقاومة صعب ، ويتطلب اعتناء ملحوظاً أثناء التحليل وبفضل عمله بواسطة متخصصين .





شكل ( 10 - 4 ) الجهد التلقائي وسجل اداء المقاومة للبر

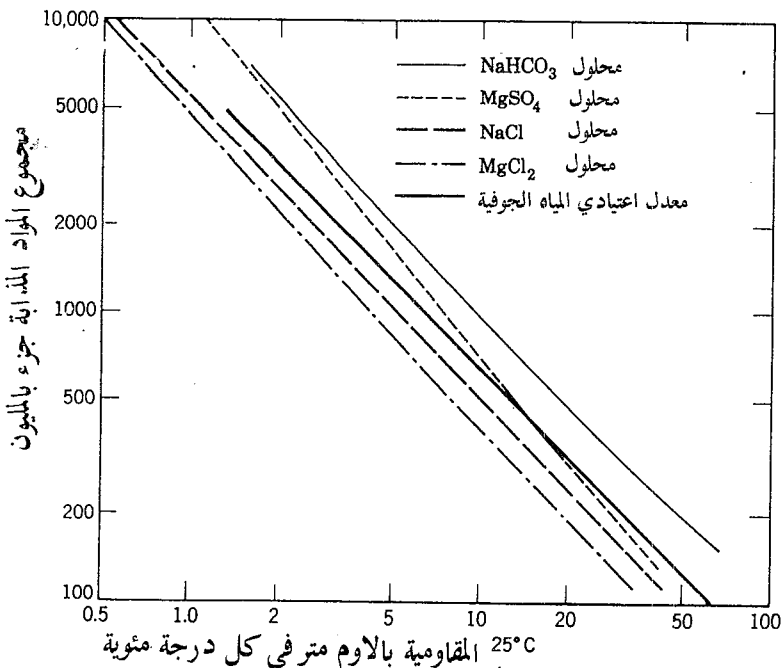
ان المنحنيات المقاومة تدل على طبيعة تكوين الصخور لطبقات الصخور المخترقة بواسطة البر وتمكن من تمييز المياه المالحة والعذبة في المواد المحيطة .<sup>4.5.9</sup>

في الآبار القديمة يمكن تحديد المواقع المضبوطة للبطانات ( Casings ) . ان سجل اداء المقاومة يمكن استخدامه في تحديد المقاومات النوعية للطبقات وقد يدل نوعياً على التغيير في الأهمية . كما هو موضح في الفصل السابق . فان مقاومة التكوين المائي غير المتماسك ( Unconsolidated ) تكون متحركة رئيسياً بواسطة المسامية والترص ( packing ) ومقاومة الماء ، ودرجة الأشباع ، والحرارة .

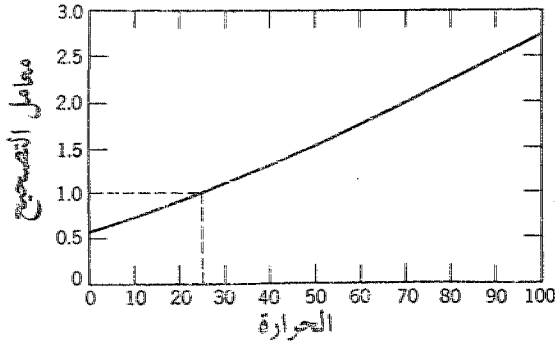
وعلى الرغم من ان قيم المقاومة النوعية لا يمكن تعيينها لتكوينات مائية مختلفة على الاساس النسبي فان الطين الصفحي . والطفل ورمل المياه المالحة تعطي قيماً منخفضة . اما رمل المياه العذبة فيعطي قيماً متوسطة الى قيم عالية على حين ان الحجر الرملي ( Cemented sandstone ) المتماسك وحجر الكلس غير المسامي . عموماً عالية وبطبيعة الحال فان البطانة والاجسام الفلزية تدل على مقاومات منخفضة

ان مقارنة نماذج الصخور المأخوذة من الآبار اثناء الحفر مع منحنيات المقاومة تمدنا باساس راسخ لتفسير المنحنيات المقاسة في الآبار المجاورة من دون نماذج متوفرة .  
 ان مقاومة المياه الجوفية تعتمد على التركيز الايوني وقابلية الحركة الايونية للمحلول المالح وتعود قابلية الحركة هذه الى الوزن الجزيئي والشحنة الكهربائية ، لذا فان هنالك فروقات كبيرة موجودة لمركبات مختلفة ، على سبيل المثال قابلية الحركة الايونية لكلوريد الصوديوم فانه اكثر بعبء مرات من محلول كاربونات الكالسيوم مقارن . ان العالمين مورسن <sup>25</sup> Morrison وبولند Poland يتبين ان منحنيات المقاومة للملوحة تختلف بين مياه البحر والمياه الجوفية لهذا السبب .

ان العلاقات بين المقاومة ومجموع المواد الصلبة المذابة ( Total dissolved solids ) لعدة محاليل ملحية والمياه الجوفية الطبيعية موضحة في الشكل 5.10 وكما ازدادت درجة حرارة المياه الجوفية كان لها قابلية حركة ايونية اعظم ، مرتبطة مع نقصان في اللزوجة . لذا فثمة علاقة عكسية موجودة بين المقاومة ودرجة الحرارة . ان هذه العلاقة يعبر عنها كعامل تصحيح ( Correction factor ) وهي موضحة في الشكل 6.10 ان المقاومة في قياس الحرارة المقاسة ، عند ضربها بمعامل التصحيح لتلك الحرارة تعطي المقاومة عند درجة الحرارة - القياسية لـ 25 متر .



شكل (10-5) منحنيات المقاومة المركزة لمختلف المحاليل  
 للملحية والمياه الجوفية الطبيعية ( الكتاب الزراعي المساعد 60 وزارة الزراعة الامريكية )



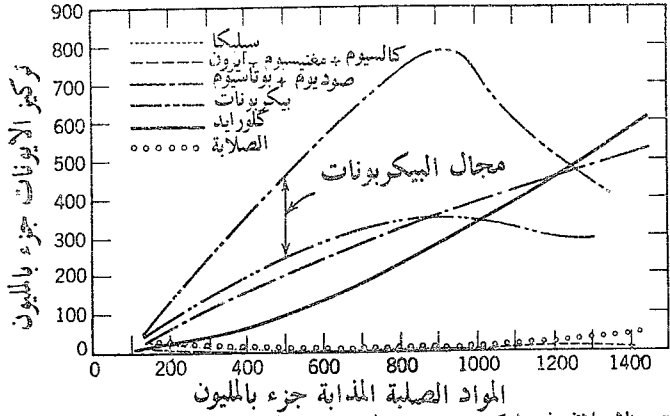
شكل (10) 6 معامل التصحيح لتحويل المقاومة في مختلف الدرجات الى المقاومة في درجة 25 درجة مئوية ( جونز و بوفورد 16 )

من الاستقصاء في مقاطعة لويزيانا ( Louisiana ) للتكوينات المائية يتبين أن العالمين جونز وبوفورد<sup>16</sup> ( Buford و Jones ) قد وسعا من قابلية استخدام سجلات اداء المقاومة بتثبيت العلاقات التجريبية لتخمين مسامية التكوين المائي والتحليل الكيميائي للمياه الجوفية . ان المسامية ( $\alpha$ ) قد حددت من :

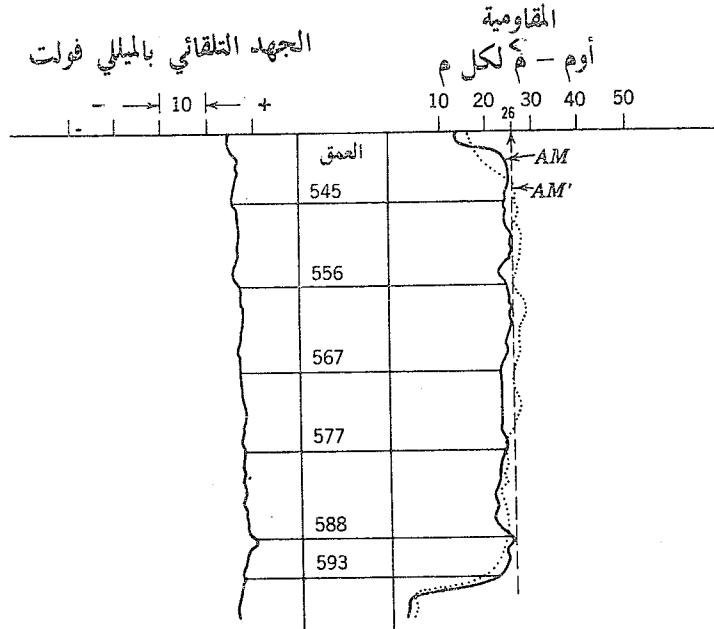
حيث  $\rho$  هي مقاومة التكوين في المكان ،  $\rho_w$  مقاومة الماء ، و  $m$  هي معامل توزيع الفراغ ( void-distribution ) ، او عامل التماسك ( cementation ) ان الفحوصات المختبرية على اختلاف نماذج مختلفة من الرمل من التكوينات المائية قد اعطت قيمة متوسطة  $m$  ، 1.56 ومدى من 0.97 الى 2.71 . ان تقدير التركيب الكيميائي للمياه الجوفية في تكوين مائي واسع متوقف على وجود الاختلاف النظامي لتراكيز الايونات مع اجمالي المواد الصلبة المذابة . ان الخطوط البيانية الموضحة لتراكيز الايونات مقابل مجموع المواد الصلبة المذابة ، قد اعدت لكل من التكوينات المائية لمقاطعة لويزيانا Louisiana التي هي تحت الدراسة . كمثال فان المعطيات من احدى التكوينات المائية موضحة في الشكل 7.10 بمعرفة التكوين المائي المصدر ومقاومة التكوين المائي المقاسة . - تقدير لتراكيز الايونات المهمة قد هيأت تقدير احد المعطيات المحتملة في الشكل 8.10 . والمثال الآتي يدل على ان تقدير التركيب الكيميائي كان مرضيا ، ولكن تحديد المسامية لم يكن كذلك . حيث ان تحسين مثل هذه الطرق قد تزيد من فائدة سجلات اداء المقاومة .

مثال على تفسير المقاومة للمسامية والتركيب الكيميائي جونز وبوفورد<sup>16</sup> ( Buford Jones ) :-

المتر : ( USGS Na-57 ) ، La; Natchitoches ، درجة حرارة التكوين المائي = 24.4°C .



شكل ( 7 - 10 ) الاختلاف في التركيز مع مجموع المواد الصلبة المذابة في التكوين المائي في لوسيتانا ( جونز وبنورد )<sup>16</sup>



شكل ( 8 - 10 ) جزء من وصف سجل الاداء الكهربائي خلال التكوين المائي ( جونز وبنورد )<sup>16</sup>

التحليل الكيمياءوي: معطياً  $\rho = 26 \text{ ohm-m}^2/\text{m}$  ( من الشكل 8.10 )  $m = 1.66$  المعدل من نماذج التكوين) : و  $\alpha = 41.4^\circ$  المعدل من نماذج التكوين).  
 من  $\rho_{\text{...}} = \rho^{\alpha m}$  ( المعادلة 1.10 ) و  $\rho_{\text{...}} = 6.01 \text{ ohm-m}^2/\text{m}$  بتطبيق عامل التصحيح  
 0.98 من الشكل 6.10  $\rho_{\text{...}} \text{ at } 25^\circ\text{C} = 5.88 \text{ ohm-m}^2/\text{m}$  من الخط البياني (غير مبين) مشابه

الى الشكل 5.10 ولكن للمياه الجوفية للتكوين المائي المتفرد ، مجموع المواد الصلبة المذابة = 920 ppm مع هذه القيمة والشكل (7.10) افانه قد حصل على التحليل الكيماوي الآتي :-

التركيز الحقيقي ppm التركيز المفترض (hypothetical) ppm ( من التحليل المختبري) ( من الشكل 7.10 ) .

SiO <sub>2</sub>	20	...
Ca + Mg + Fe	20	5
Na + K	360	321
HCO <sub>3</sub>	350	790
Cl	290	347
Total hardness as CaCO <sub>3</sub>	14	12
Total dissolved solids	920	818

تحديد المسامية : معطياً  $\rho = 26 \text{ ohm-m}^2/\text{m}$  ,  $\rho_w = 5.58 \text{ ohm-m}^2/\text{m}$  (مقاسة في المختبر) و  $m = 1.52$  (معدل الرمال التكوين المائي من  $\alpha^m = \rho_w / \rho$  (المعادلة 1.10) .  $\alpha = 23.1\%$  القيمة المقاسة / 41.4 احدى الاستعمالات الشائعة لسجل اداء الكهربائية هو تعيين المكان الملائم لوضع مصافي الآبار (well screens) .

ان سجل الاداء يوفر اساس لاختيار الاطوال المناسبة للمصافي ولوضعهم مقابل أفضل التكوينات . بسبب هذا التطبيق ، فان عدة حفارين ابارهم سجلات الاداء الخاصة بهم لهذا الغرض .

ان سجلات اداء المقاومة مفيدة لتقدير تراكيز الاملاح في مياه الآبار<sup>20</sup> ان الملح قد يوجد في المصادر المحبوسة ( Connat ) ناضحة الى الآبار او من اقتحام مياه البحر ( انظر الفصل 12 ) . ان الآبار القاطعة لكلا المياه المالحة والعذبة للتكوينات المائية قد تعمل كمصادر للتلوث بسبب التداخل البيئي .

ان الدوران تحت ظروف غير ضخية يعتمد على الاعمدة الهيدروستاتيكية النسبية ، وكتافات المياه ، وسمك التكوين المائي ، والبنية الفيزيائية وظروف البئر . وثمة ظروف هيدرولوجية مختلفة لآبار الضخ وآبار عدم الضخ موضحة في الشكل 4.10 . سوية مع منحنيات المقاومة المقابلة . وسجلات اداء المقاومة تستخدم أيضاً لتعيين التكوينات المائية تحديد تتابع الطبقات ، مقارنة التكوينات المائية وتقدير التغيرات في نوعية المياه الجوفية .

## سجل اداء الجهد : Potential Logging

ان طريقة الجهد تقيس الجهد الكهربائي الطبيعي الموجود في الارض .  
ان الجهود يمكن أن يشار اليه بالجهود الذاتية والجهود التلقائية او ببساطة " SP"  
عادة القياسات بالملي فولت ويمكن الحصول عليها من مسجل مقياس الجهد  
( Potentiometer ) الموصل بقطين متشابهين .

وعادة أحد القطين ينزل الى داخل البئر في حين يربط الآخر الى سطح الارض . كما هو موضح  
بواسطة القطين M و N في الشكل 3.10  
ان تفسير سجلات الجهد للحصول على معلومات عظمى صعب 11,28 ويجب عمله  
بواسطة متخصصين .

ان الطبيعة المضبوطة للظواهر المتسببة والباعثة على الجهود الملاحظة هي ليست معروفة كلياً  
10.22.83 . والترشيح الكهربائي الناتج عن تدفق طين الحفر الى التكوينات المحيطة او الماء  
خلال الاوساط المسامية<sup>26</sup> والجهود الكهروكيميائية الناشئة من اختلافات تراكيز السائل مثلاً  
بين طين الحفر والمياه الجوفية ، يعتقد بأنها من الاسباب الرئيسية اضافة الى الطاقة الناتجة عن  
التفاعلات الكيميائية الموجودة عند حدود التكوين والتأكسد وانحدارات ال PH ايضاً  
قد اقترحت كأسباب ممكنة .

ان قيم الجهد تختلف من الصفر الى عدة مئات من الملي فولت ، حيث أن القيم الموجبة  
تحدث عند التدفق من التكوين الى داخل البئر في حين أن القيم السالبة للتدفق المعكوس .

ان سجلات اداء الجهد تقراً بلغة الانحرافات السالبة والموجبة من خط القاعدة  
الاعتباطي الذي يمكن أن يكون اما تكويناً نفاذاً او غير نفاذاً وذا سمك معتبر . لهذا فإن سجلات  
اداء الجهد تدل على الانطقة ( Zones ) النفاذة ولكن ليست في مصطلحات مطلقة .

وغالباً فإن تغيير منسوب الماء الطبيعي في البئر سوف يعدل التدفقات وقيم الجهد ايضاً .  
وبهذا تمكن الوصول لتصريف أفضل للانطقة النفاذة . في المناطق حيث الفروقات الحادة  
للانطقة النفاذة تكون معدومة ، فإن منحنيات الجهد تفتقر الى البروز او الجلاء ( Relief )  
وتكون ذات قيمة قليلة . في المناطق المدنية ( Urban ) والصناعية قد يحدث تيارات ارضية  
زائفة ( Spurious ) مثل تلك الناتجة عن السكة الحديد الكهربائية التي تتداخل مع سجل  
اداء الجهد ان الجهود التلقائية الناتجة من الجهود الكهروكيميائية يمكن ان تعبر بواسطة :-

$$SP = M \frac{\rho_f}{\rho_w} \dots (10.2)$$

حيث  $\rho_r$  هي مقاومة سائل الحفر في اوم - متر ، و  $\rho_w$  هي مقاومة المياه الجوفية في اوم - متر و  $M$  عامل يعتمد على التركيب الكيمياوي لكلا المائعين وعلى صفة التكوينات المجاورة للتكوين المائي من دراسة سجلات اداء الجهد في ابار حفرت بواسطة طريقة الدوارة الهيدروليكية في وادي سان جاكون في كاليفورنيا ( Calif, San Joaquin ) وجد العالم براين Bryan ان قيمة  $(M)$  تساوي 70 كانت مرضية . بمعرفة  $(M)$  وقياس  $(SP)$  و  $\rho_r$  تمكن من حساب تقديرات مقاومة المياه الجوفية .

في حين التطبيق فان سجلات اداء المقاومة والجهد تسجل معا في الغالب كما هو مبين في الشكل 4.10  
ان سجلا الاداء في الغالب يدل على نفس الظروف تحت السطحية ، ولذا فان احدهما يكمل الاخر .  
وعلى اي حال ، فان زوجاً من سجلات الاداء ستمد احيانا بمعلومات غير متوفرة مباشرة من اي واحدة منهما وحدها .

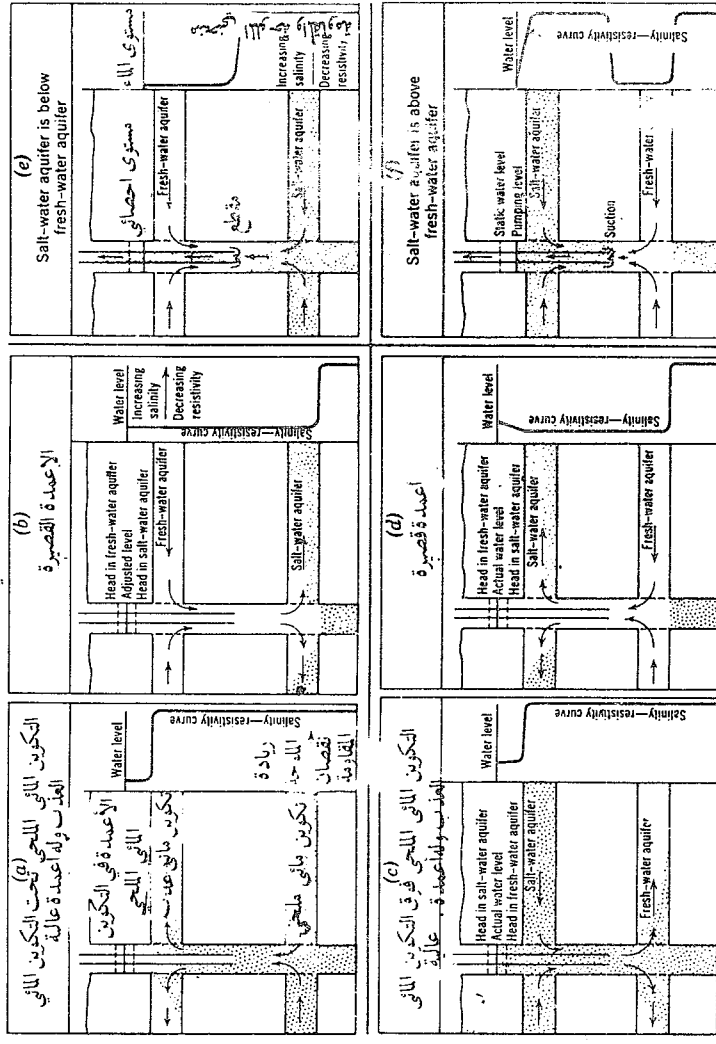
#### سجلات اداء درجة الحرارة : Temperature Logging

ان قياس الخطوط المتعرضة العمودية لدرجة حرارة المياه الجوفية في البئر يمكن الحصول عليها بسرعة بواسطة تسجيل ثرموميتر (محرار) مقاومة) Recording resistance thermometer ( مثل هذه المعطيات يمكن ان تكين ذات قيمة في تحليل الظروف تحت السطحية . ومن المعتاد ان درجة الحرارة ستزداد مع العمق في توافق مع الممال الحراري الأرضي ( Geothermal gradient ) والمقدر تقريباً بـ  $(1^{\circ}C)$  لكل 100 feet في العمق . ان الانحرافات Departures من هذا الممال الطبيعي قد تمد بمعلومات عن الجريان او الظروف الجيولوجية في البئر .

ان العالم بيس Bays قد بين ان درجات الحرارة وغير اعتمادية البرودة قد تدل على وجود غاز او في الآبار العميقة ويحتمل انها تلوثت من قرب السطح . نفس الشيء ، المياه الدافئة بصورة غير اعتمادية ( abnormally ) قد تحدث من المياه ذات الاصل العميق Deepseated origin ان درجات الحرارة قد تدل على مياه من تكوينات مائية مختلفة قاطمة بواسطة البئر . في امثلة قليلة ساعدت فيها سجلات اداء درجة الحرارة على تحديد مواقع القمة التقريرية لكونكريت جديد خلف البطانة حيث الحرارة المتولدة خلال التصلب تنتج زيادة ملحوظة في حرارة المياه ضمن البطانة .

(الحالات الهيدروولوجية في الآبار المضغوطة)

(الحالات الهيدروولوجية في الآبار الغير مضغوطة معتمدة على الوضع النسبي للملح والماء العذب لتكوين المائي وبناء على الأعمدة المتماثلة)



شكل (10 - 9) الحالات الهيدروولوجية ومنحني المقاومة للآبار المختزقة لتكوينان مائيان مختلفي الملوحة



## سجل اداء المسماك Caliper Logging

ان اقطار الآبار يمكن ان تقاس على امتداد البئر بواسطة ما يسمى مسماك الثقب hole Caliper مثل هذا الجهاز الذي تم تطويره بواسطة دائرة المسح الجيولوجي 8 في مقاطعة الينوير Illinois متكون من اربعة اذرع ممتدة بواسطة نوابض وثم مقاوم كهربائي ممسوك بواسطة الاذرع .

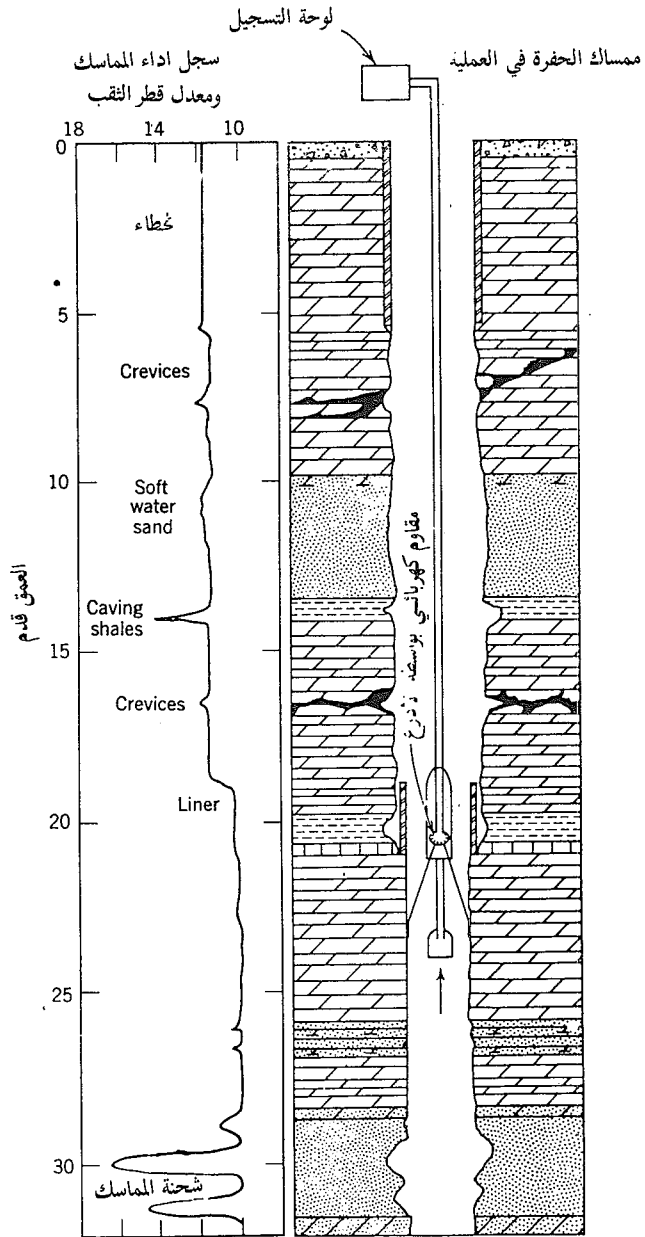
بالاذرع المتقاربة ننزل الجهاز الى قعر البئر حيث تتحرر الاذرع بتفجير شحنة صغيرة . ان معدل قطر الحفرة يسجل بعد ذلك كخط بياني مستمر بواسطة تسجيل تغييرات المقاومة وذلك عند صعود المسماك من البئر .

ان مسماك الحفرة وسجل الاداء الناتج مبين في الشكل 10.10 . مثل هذه المعطيات تكون مفيدة لقياس اقطار الآبار القديمة . لتحسين مناطق الانهيار وبامداد المعلومات عن البطانة .

### طرق تحت سطحية اخرى : Other Subsurface Methods :

ان مقاييس التيار ( Current meters ) ذات التصميمات العديدة قد طورت لقياس سرعة التدفق في الابار . 12,13 مثل هذه الأجهزة يجب ان لا تكون محكمة الدمج فقط ولكن ايضا يجب ان تكون حساسة لحركات المياه الصغيرة واتجاهاتها . ان القياسات تظهر طبقات المياه المساهمة الى البئر ، التدفق من احدى الطبقات الى اخرى عن طريق البئر والنضوح leaks حول وخلال البطانة . ثمة طرق تسجيل خاصة اخرى في الابار قد طبقت لامتداد محدود . ان ادوات جمع العينات المائية التي تحصل على - عينات المياه عند اعماق محددة تقيس نوعية الماء وتعمل كمؤكيدات على سجلات الازياء الكهربائية . ان تصاوير سطوح داخل البئر تمكن فحص تكوين الصخور Lithology والبطانة - اما سجلات اداء ال PH فقد عملت لدراسة الخواص الكيميائية للمياه الجوفية . على حين أن سجلات الازياء الاشعاعية Radioactive logs والمستعملة اشعات كاما والنيوترون قد كان لها استعمال واسع النطاق في صناعة النفط لتحليل التكوينات في آبار النفط . ان الطريقة قد امتدت الى آبار المياه لتقدير المساميات وكميات الرطوبة . بواسطة تقنيات المحقبات تقدير سرعة المياه الجوفية يمكن الحصول عليها وهذه الطرق قد شرحت في الفصل

(3)



شكل 10 . 10 مسالك الثقب ونتيجة كل الاداء (بيزوفولك )

من فحوصات الضخ للابار فان عطاء التكوين المائي والنفاذية يمكن ان تقاس  
اما طرق العمل لهذه الغاية فانها قد نوقشت في الفصل (3).

## الفصل الحادي عشر التطعيم الاصطناعي للمياه الجوفية

زيادة التجهيز الطبيعي للمياه الجوفية، حاول الانسان تطعيم احواض المياه الجوفية اصطناعيا . ان التطعيم الاصطناعي يمكن ان يعرف بأنه زيادة الترشيح الطبيعي للمطار او المياه السطحية في التكوينات تحت الأرضية بواسطة بعض الطرق الانشائية كانتشار الماء او بواسطة تغيير الظروف الطبيعية اصطناعيا . وثم طرق مختلفة قد طورت تشتمل على نشر المياه ، والتطعيم خلال نقر حفر ، والابار وممرات ضخ لاستحثاث التطعيم من اجسام المياه السطحية <sup>1561643446</sup> . ان اختبار طريقة معينة تتحكم فيها عادة الظروف الطبوغرافية المحلية الجيولوجية وظروف التربة ان كمية المياه المستخدمة للتطعيم والاستعمال النهائي لكميات المياه . في حالات خاصة تكون قيمة الارض ونوعية المياه او حتى المناخ احد العوامل المهمة . ان ثمة سردا شاملاً (Bibliography) اضافة الى التعليقات الجانبية على الموضوع قد نشر بواسطة دائرة المسح الجيولوجي الامريكى <sup>72</sup> .

التطعيم الاصطناعي في الولايات المتحدة :-

### Artificial Recharge in the United States)

ان التطعيم الاصطناعي في الولايات المتحدة ابتدء به قرب نهاية القرن التاسع عشر . ومنذ ذلك الحين فان منشآت التطعيم قد ازدادت بثبات . ان كميات المياه من مصادر مختلفة طعمت اصطناعيا خلال عام ( 1955 ) قد لخصت بواسطة العالم ماكيجان <sup>44</sup> (Nackichan) التي هي موضحة في الجدول 11.1 ان مقاطعة كاليفورنيا قد طعمت ( 375 ) مليون غالون /يوم (mgd) من المياه السطحية أو أكثر من نصف المياه المظمنة اصطناعيا في الولايات المتحدة .

الاجمالي الوطني يصل الى 1.5% لاجمالي المياه الجوفية المستعملة في الولايات المتحدة ( انظر الفصل 1 ) .

المصدر	الكمية بملايين
مردودات التكيف الهوائي	41
الفضلات الصناعية	49
مياه سطحية	540
تجهيزات المياه للمواطنين	71
المجموع	701

عدا التطعيم الذاتي

الجدول ( 1.11 ) التطعيم الاصطناعي للمياه الجوفية في الولايات المتحدة 1955 ( ماكيجان <sup>44</sup> )

## انتشار المياه :

ان المصطلح نشر المياه يرجع الى تحرير المياه فوق سطح الارض لزيادة كمية المياه المترسحة الى الارض وتخللها الى مستوى سطح الطبقة المائية الحرة . وعلى الرغم من ان الدراسات الحقلية للانتشار قد اوضحت عدة عوامل تتحكم بالمعدل (rate) الذي بواسطته يتم دخول الماء الى التربة ، من وجهة النظر الكمية ، فان منطقة التطعيم وطول فترة بقاء الماء الذي هو بتماس مع التربة يكونان مهمين غالباً . ان كفاءة الانتشار تقاس بمصطلحات من معدل التطعيم ويعبر عنها بسرعة حركة الماء النازل فوق منطقة مبللة في الولايات المتحدة . فان الوحدة هي قدم / يوم ( او مكافآتها العددية acre - feat/acre ) في الولايات المتحدة . ان طرق الانتشار يمكن تصنيفها الى برك الحوض والى قنوات الري او الاخاديد أو القنوات الطبيعية أو الري وكل من هذه موصوفة باختصار في المقاطع الآتية :

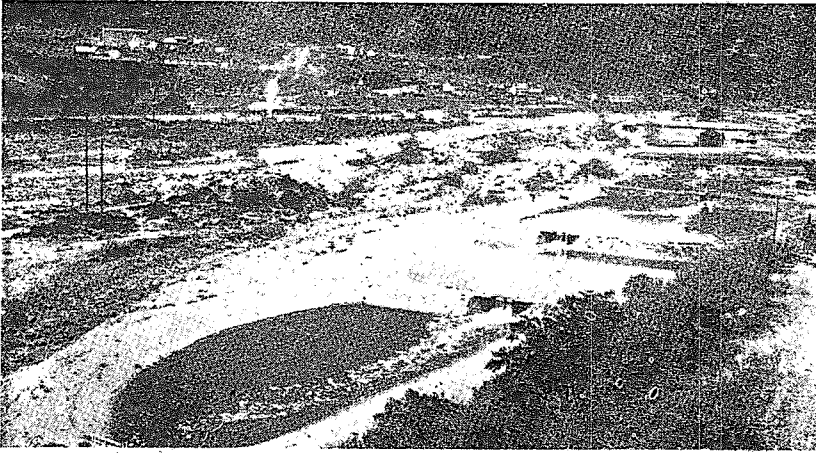
### طريقة التفيض (Flooding method) :

في المناطق ذات التضاريس المنبسطة نسبياً يمكن ان تنتشت المياه لتنتشر بالتساوي فوق منطقة كبيرة<sup>48</sup> في التطبيق فان قنوات واخاديد توزيع ارضية هي عادة تحتاج لاطلاق المياه على مراحل فوق النهاية العليا لمنطقة التفيض . من المستحسن عمل طبقة رقيقة من المياه فوق الارض تتحرك بسرعة صغرى لتجنب بعثرة التربة . معظم الفحوصات دلت على ان سرع الترشيح العالية تحدث في المناطق حيث النباتات وغطاء التربة غير مضطربة ( لم تبعثر ) مقارنة مع طرق الانتشار الاخرى . ان انتشار الفيضان ذو كلفة اقل من ناحية تهتة الارض . ولغرض السيطرة على المياه في جميع الاوقات فان الضفاف او قنوات يجب ان تحيط منطقة التفيض الكلية ولغرض الحصول على كفاءة عظمى فان شخصاً واحداً في الأقل يجب ان يكون على الاراضي خلال عمليات التفيض . حيث غالباً حركة مجارف قليلة من الأحوال سوف تزيد بشكل مؤثر المساحة المبللة .

### طريقة الحوض (Basin Method) :

ان المياه يمكن تطعيمها بواسطة اطلاقها الى احواض مكونة بواسطة الحفر او بواسطة انشاء حواجز او سدود صغيرة الابعاد - الافقية لمثل هذه الاحواض تختلف من اقدام قليلة الى عدة مئات من اقدام . ان النظام الاكثر شيوعاً يتكون من احواض انفرادية مغذاة بواسطة الماء المضخ من مصادر المياه السطحية القريبة . الماء الخالي من الطمي يساعد في

منع انسداد التسرب من الاحواض خلال عملية الغمر . مع ذلك فان معظم الاحواض تتطلب تنظيفاً دورياً بواسطة كشط سطح القاع عندما يكون جافاً . في كاليفورنيا مجموعات من الاحواض قد بنيت وعملت بنجاح في قنوات المجاري المهجورة . في السهول النهرية او الفيضية توازي الاحواض القنوات الموجودة حيث الماء يقاد الى الحوض الأعلى بواسطة قناة . وحالما يمتلئ الحوض الاول فانه يسفح الى الثاني . والعملية تكرر خلال كل سلسلة الاحواض ( انظر الشكل 11.1 ) من الحوض الاسفل ، فان المياه الزائدة تعاد الى القناة الرئيسية . بواسطة هذه الطريقة يكون الانتشار منجزاً ، والا فقد تكون هناك ارض بور وكذلك تسمح باتصال الماء فوق 75 الى 80 بالمئة من المنطقة كلها . ان الاحواض بسبب ملاءمتها العامة اضافة الى الاستعمال الملائم والفعال للفراغ وسهولة الصيانة ، جعلتها من اكثر الطرق الملائمة والمناسبة للتطعيم الاصطناعي .

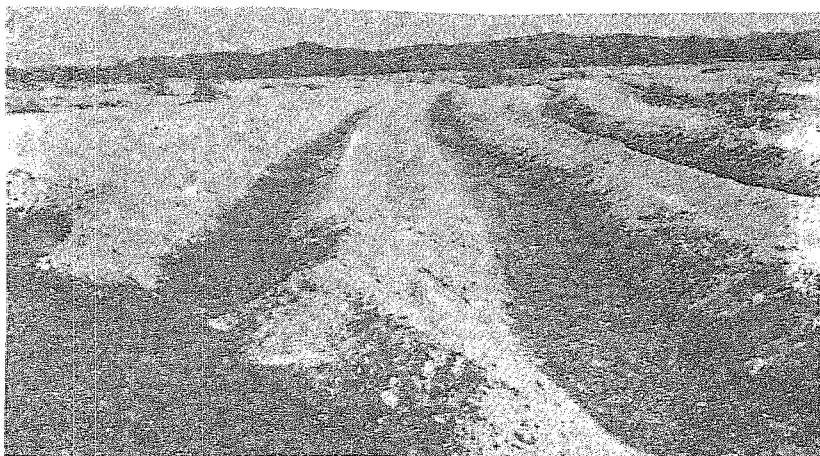


شكل ( 11 ) انتشار الاحواض موازية في باسادينا Pasadena كاليفورنيا ( هيئة السيطرة على الفيضان في مقاطعة لوس انجليس

ليس هناك نص مضبوط يمكن ان يعمل أخذاً بنظر الاعتبار معدلات التطعيم على اي حال الجدول 11.2 قد لخص المعدلات الممثلة والمستحصلة للاحواض في الولايات المتحدة .

### طريقة الخندق أو الأخدود : - (Ditch or Furrow Method)

في هذه الطريقة يكون الماء موزعاً الى خنادق (قنوات) أو أحاديدي متسلسلة ، تكون ضحلة ، منبسطة القاع وقريبة المسافات لكي يمكن الحصول على منطقة اتصال مائي عالية الشكل 11.2 يوضح خنادق الانتشار النموذجية على سهل غريني . تدرجات المغذيات الرئيسية يجب ان يكون كافياً لحمل المواد العالقة خلال النظام . ان ترسب المواد الحبيبية الناعمة يسد فتحات سطح



شكل (11-2) انتشار الخنادق من توجنجاووش Tuju ng-awajh لوس انجليس Los Angles كاليفورنيا.

Location	Rate, ft/day
Santa Cruz River, Ariz.	1.1-3.8
Los Angeles County, Calif.	2.2-6.2
Madera, Calif.	1.0-4.1
San Gabriel River, Calif.	1.9-5.4
Santa Ana River, Calif.	1.8-9.6
Santa Clara Valley, Calif.	1.4-7.3
Tulare County, Calif.	0.4
Ventura County, Calif.	1.2-1.8
Des Moines, Iowa	1.5
Newton, Mass.	4.3
East Orange, N. J.	0.4
Princeton, N. J.	0.1
Long Island, N. Y.	3.1
Richland, Wash.	7.7

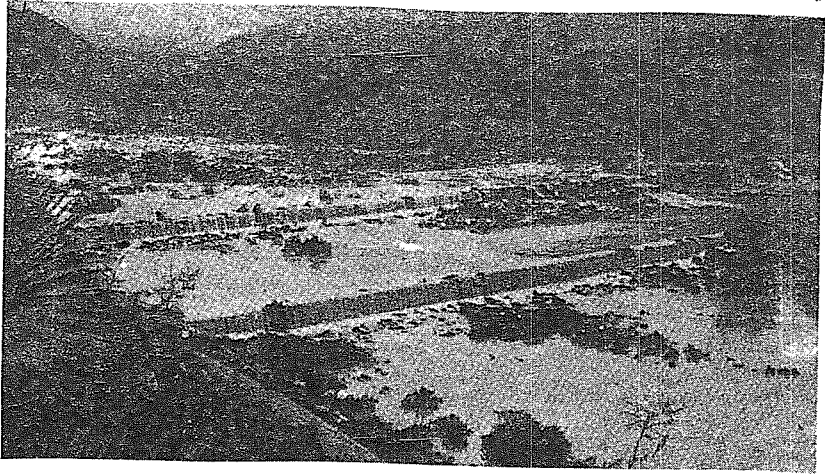
جدول ( 11 ) معدلات التنظيم لحواس الانتشار الممتلة .<sup>72</sup>

التربة على الرغم من اختلاف تصاميم الخنادق المبتكرة . فان تصميمها مخصوصا يجب ان يسترشد به لشكل وترتيب المنطقة المحلبة الخندق الجامع تكون الحاجة اليه عند النهاية السفلى لكل منطقة لنقل وارجاع الماء الفائض الى قناة المجرى الرئيسي . هذه الطريقة مكيفة للاراضي غير المنتظمة ولكن نادراً ما توفر مساحة اتصال المياه مساويا لما يمكن الحصول عليه بطريقة الاحواض .

### طريقة القنوات الطبيعية : - (Natural Channel Method)

المياه المنتشرة في قناة المجرى الطبيعي قد تسلك ايا من الطرق الثلاث المشروحة في اعلاه حيثما خطر الفيضان قد ينتج من حواجز القنوات الضخمة المكونة للاحواض . ان طرق التفيض أو الخندق هي المفصلة مهما تكن الطريقة المتبناة فان الغرض الرئيسي هو اطالة مدى الوقت والمساحة التي عبرها تطعم المياه - من قناة ذات تدفق داخل طبيعي . في كاليفورنيا سدود فحص صغيرة لها جداول موزعة بنجاح عبر قنوات كبيرة منبسطة السدود مبنية من الاسمنت او من الصخر المربوط بشبكة سلكية<sup>8</sup> ان تأثير سدود الفحص في توزيع المياه عبر قناة موضح في الشكل 11.3 ان نشر القناة يمكن ايضا ان تدار بدون مشاريع نشر محددة في الجداول التي لها مستودعات خزن ابتدائي لتنظيم الفيضان واطلاق المياه الصافية قد تكون عملية التطعيم كليا في لسان المجرى غالبية اعمال ومشاريع النشر في وقرب مقاطعة لوس انجلس كاليفورنيا\* هي جزء من خطة متكاملة لصيانة المياه والحماية من الفيضانات

23.38.39.41.64



شكل (11 3) انتشار القنوات مع سدود الفحص المسلحة بالصخر والحديد في جدول كوكامونجا قرب آبلاند- كاليفورنيا.

• هيئة السيطرة على الفيضان في مقاطعة لوس انجلس ) قدمت تقريرا مفاده ان 3100 فرسخا من الاراضي المنتشرة كانت تحت اعمال مقاطعة لوس انجلس في عام 1957 . وان معدل سعة التطعيم بالنسبة الى عموم المساحة تزيد على 1.2 قدم لكل يوم . ولفترة الخمسة والعشرين عاما 1932 1957 . كان معدل 56500 فرسخ لكل قدم من الماء قد تم تطعيمه سنويا .

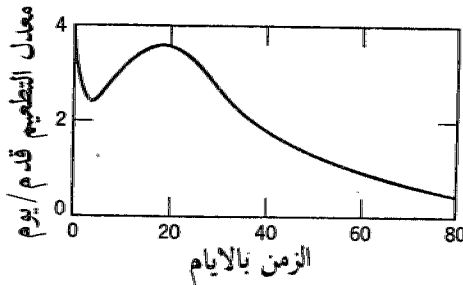


## طريقة الري (Irrigation Method) :

في المناطق المروية ، ينتشر الماء في بعض الأحيان بواسطة الري بمياه زائدة خلال السبات أو السكون (الشتاء) الفصول غير المروية (التي لا تحتاج الى إرواء) . ان الطريقة لاتتطلب تكاليف اضافية لتهيئة الأرض طالما ان نظام التوزيع يعتبر جاهزاً . حتى وضع قنوات الري المملوءة سيساهم بالتطعيم بواسطة التسرب من القنوات حيث جزء كبير من تجهيز المياه يتم ضخه . من محاسن طريقة رفع مستوى الماء وبالتالي احتمال تكاليف الطاقة .

## بحث على نشر المياه (Research on water spreading) :

ان اقتصاد نشر المياه مستند على الحفاظ على معدل الترشيح العالي . منحنيات المعدلات النموذجية على أي حال تبين ان هنالك ميلا واضحا نحو النقصان مع الزمن لتحديد سبب هذا النقصان وكيفية معادلتها قد أدت الى برامج بحوث واسعة . معالجات متنوعة للتربة وطرق عملية قد بوشرت لدراسة المشكلة . الشكل (11.4) يوضح منحنى نموذجياً لمعدل التطعيم مقابل الوقت ان النقصان الأولي يعزى الى تشتت وانتفاخ دقائق التربة بعد تبللها . ان ازدياد اللاحق يصاحب التخلص من الهواء المحبوس بواسطة الذوبان في المياه المارة ، على حين ان النقصان التدريجي النهائي ينتج من النحو الميكروبي غالباً أن مسافات 1.12.21.49 التربة والفحوصات المختبرية للتربة المجذبة والمياه تعطي تقريباً معدلات تطعيم عظمى ثابتة . وهذا يثبت من تأثير النمو الميكروبي على أسس من التنسيق فان مصلحة الابحاث الزراعية الامريكية قد أجرت سلاسل واسعة من الفحوصات الحقلية في كاليفورنيا لتقييم العوامل المتحكمة بمعدلات التطعيم<sup>49.60.61</sup> قد أظهرت عموماً أن معدلات التطعيم تقل مع نقصان معدل حجم دقائق التربة وفوق منطقة النشر .



شكل ( 11 4 ) معدل التطعيم مع الزمن لانتشار الماء في التربة الغير منشرة . (ماكل<sup>49</sup>)

ان محاولات جعل مساحات التربة طليقة لمرور المياه قد قادت الى اضافة المواد العضوية ،  
والمواد الكيميائية الى التربة . بالاضافة الى انماء النباتات على منطقة النشر . على سبيل المثال +  
نفايات محالج القطن ، عندما مزجت مع التربة واعطيت فترة حضانة رطبة كانت مؤثرة  
في زيادة المعدلات من عدة أعشاب او حشائش جربت فان أعشاب برمودا قد استدامت  
على الحياة اكثر من بقية الاعشاب بوجود الترطيب المطول وحسنت معدلات الأخذ ( التسريب  
للداخل ) .

العوامل الكيميائية للتربة التي تحاول ان تكتل التربة ، ترى دلالة نجاح من الترب ذات  
الأنسجة المعينة . ان تعاقب فترات الجفاف والرطوبة على حوض يمد عموماً تطعيماً إجمالياً  
أكبر مما يفعله الانتشار المستمر على الرغم من الحقيقة بأن الماء هو بتماس مع التربة الى درجة  
من القلة تساوي نصف الزمن الكلي . الجفاف يقتل النمو الميكروبي وهذا متحد مع تخديش  
سطح التربة بعيد فتح مسامات التربة . عوامل أخرى يمكن ان تساهم في معدلات التطعيم ،  
انضغاط السطح بواسطة معدات ثقيلة في تهيئة منطقة انتشار يمكن ان يؤثر بصورة معكوسة  
على الترشيح . الدراسات في برك صغيرة قد أثبتت ان معدلات الترشيح تتناسب طردياً مع  
ثقل عمود الماء<sup>59</sup> حيث الطبقات الأقل نفاذية تحت الطبقة السطحية . فإن معدل التطعيم  
يعتمد على معدل الجريان الجانبي تحت السطحي لذا فان مجرد النشر في الأشرطة الضيقة  
والمبتاعدة فقط يعطي تطعيماً بقدر مقارب لما يعطيه الانتشار عبر المساحة الكلية<sup>60,62</sup>  
ضوء الشمس المؤثر على الفعل البكتريولوجي في التربة ، حرارة الماء والنمو الطحلي في الماء  
لم يقوما تمام التقويم كعامل التطعيم . ان حرارة الماء العالية بمصاحبة اللزوجة القليلة يجب ان  
تزيد من الترشيح ، ولكن هذا التأثير قد يكون أكثر من ذلك الموض بواسطة التحفيز الى  
النشاط البكتريولوجي .

ان الماء المحتوي على الطمي او الطفل من المعلوم انه يسد مسامات التربة مؤديا الى  
اختزال سريع في معدلات التطعيم . ان ترشيح الرمل السريع للتخلص من المواد الناعمة  
يمكن ان يكون مجدياً اقتصادياً حيثما شمل تجهيزات المياه المحلية<sup>34</sup>  
ان فعل الامواج في البرك الكبيرة والصغيرة يمكن ان تثير وتعكر صفو ترسبات القاع وتسد  
المسامات والتي لولا ذلك تبقى مفتوحة . ان نوعية المياه يمكن ان تكون عاملاً مهماً ،  
لهذا فان تطعيم المياه المحتوية على كمية عالية من الصوديوم تميل الى تشتيت دقائق التربة  
الغروية . ونهكذا تمنع مرور المياه بسبب ان مستويات المياه العالية تحدد الجريان باتجاه  
الاسفل للمياه المطعمة ، لهذا يجب أن يكونوا في الاقل 10 - 20 قدم تحت سطوح الانتشار .

• ان نفايات محالج القطن تتكون من حافظة حبات القطن ، الاوراق ، الجذوع وقليل من البذور وكميات قليلة من  
النسالة .

## تطعيم النفايات : - Sewage Recharge

ان مياه النفايات تكون مصدراً لتطعيم المياه الجوفية في الوقت الحاضر عند الصيانة ذلك ان استصلاح الأراضي واستعمال المياه ثانية تعطي تأكيداً متزايداً ، لذا فان تطعيم مياه النفايات قد مورست بطرق مختلفة في العلم ان القساطل septic tanks تعمل كوحدات تطعيم صغيرة ، كذلك مزارع النفايات . حيث ان النفايات المعاملة تستعمل بسقي وارواء محاصيل علف الماشية والبساتين شائعة في الاقطار الاوربية وفي غرب الولايات المتحدة<sup>50</sup> . وعلى الرغم من ان الرأي العام يعاكس عموماً فكرة اعادة استخدام مياه النفايات فيبدو محتملاً من خلال الثقافة والتوضيحات المقنعة لأمان ومحاسن هذه الطريقة بناءً على تحريات البحث بان هذا الموقف سيتغير في المستقبل بسبب التراكيز العالية للمواد العالقة والبكتريا ، فان معدلات الانتشار لتدفقات النفايات هي اقل من تلك للمياه العذبة النقية .

المعدلات النموذجية لمزارع النفايات (Sewage farms) هي في الرتب 0.01 الى 0.09 قدم/يوم . في السنوات الحالية عدة تحريات قد اجريت في كاليفورنيا لتقويم القابلية التقنية لنشر النفايات لاستصلاح المياه<sup>51, 18</sup> عند منطقة لودي (Lodi) . النتائج مع التدفقات النهائية من مشاريع معالجة النفايات اعطت معدلاً مقارباً الى 0.5 قدم / يوم . القيم المقارنة لـ 1.0 قدم/يوم عند منطقة ويتسور whittior 1.0 الى 2.0 قدم/يوم . عند منطقة أزوسا Azusa من 0.2 الى 0.8 قدم/يوم على فحوصات بجهاز اللسيمتر Lysimeter مشتملة على خمس نماذج من التربة قد قيست من كاليفورنيا . ومعظم الدراسات أوصت بتعاقب فترات الجفاف والترطيب 7 الى 14 يوم مع الحرارة اثناء دورة الجفاف كما يمكن الحصول عن معدلات الانتشار العظمى . الفحص الـ B البكتريا العضوية تحت منطقة الانتشار اظهر ان الترشيح الطبيعي خلال المواد الحبيبية الناعمة تعمل على جعل المياه صالحة للاستعمال بعد عدة اقدم مختزفة قليل معروف حول احتمالات تطعيم النفايات بواسطة الابار . ان تجارب التطعيم بواسطة البئر عند ريجموند كاليفورنيا قد بينت انسداداً ثابتاً للبئر بالنفايات المستقرة على حين ان هذا لا يحدث للمياه العذبة<sup>19</sup> النقية .

ان معدل الانسداد موضحاً بواسطة الزيادة في ضغط عمود البئر المطعم كان متناسباً مع المحتويات الصلبة العالقة في مياه النفايات . النمو الاحيائي ارتباطاً الغازات في التكوين المائي بواسطة فقاعات غازية صغيرة تساهم ايضاً في الانسداد . ان التشغيل المستمر يكون ممكناً بواسطة حقن الكلور اسبوعياً ، واعادة التطوير بضخ 4 أو 5 من المياه المطعمة .

ان تطعيم المياه المبددة الى نبات سريع الانجماد قرب سيروك في نيوجرسي New Jersey

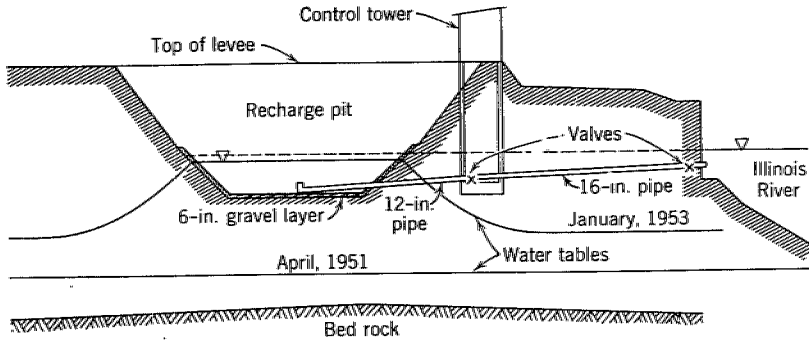
Seabrook قد انجز بواسطة رش التدفق من فوهات خراطيم دوارة عبر منطقة مشجرة .<sup>45</sup> ان معدلات التطعيم التي تصل الى 0.53 قدم / يوم قد حفظت خلال تربة رملية نفاذة . ان المياه المستعملة تصبح صالحة للشرب بعد ترشيحها خلال الارض الارتفاعات الملاحظة في مستوى المياه تصاحب التطعيم ولكن الخزن المتزايد يبدد بصورة كبيرة بواسطة الجريان الخارج تحت السطحي قبل بداية الفصل التالي ..

### التطعيم من خلال الحفر والممرات Recharge through Pits and Shafts :

نشر المياه لا يمكن أن يكون مؤثراً في المناطق . حيث الطبقات تحت السطحية تحد مرور المياه في الاتجاه الاسفل في كاليفورنيا . على سبيل المثال الترب الطينية وطبقات الطفل فانها عواقب شائعة للتطعيم بواسطة الانتشار . في المناطق التي تكون فيها الطبقة غير النفاذة ليست بعيدة كثيراً تحت سطح الارض فان التطعيم يمكن مواصلته بواسطة حفر الممرات او الحفر<sup>55</sup> اذا اخترقت هذه الحفر او الممرات الطبقات السفلى الاكثر نفاذية فان المياه تستطيع ان تتخلل مباشرة الى داخل التكوين المائي بسبب ان الممرات والحفر تكلف اكثر لتشييدها وتطعم احجام من المياه اصغر مما تفعله مناطق النشر لذا فهي لها استخدام محدود . ان حفر الحصى المهجورة قد استغلت أحياناً لهذا الغرض . ان المساهمة المهمة الى المعرفة لتطعيم الحفر قد تم عمله بواسطة مشروع ادبير من قبل دائرة مسح مياه ولاية النيوز عند منطقة بيوريا<sup>69,76</sup> (Peoria, Illiabis) . ان معظم المياه المستعملة للصناعة أولاً أغراض المحلية يستحصل عليها من الحصى والرمل في وادي نهر الينوى . وقد خلقت متطلبات الضخ المتزايد سحياً مفرطاً في المنطقة ، ولكن التطعيم من النهر كان صغيراً بسبب الترسبات الغرينية على قاع النهر . كما دلت الفحوصات الابدائية على ان التطعيم قد يحسن الحالة وبدأت دراسة التطعيم بمقياس كامل عام 1951 .

ان دراسة التطعيم على مقياس كامل قد بدء في 1951 حفرة ذات قاع بابعاد  $40 \times 62.5$  قدم وعمق 30 قدم قد تم حفرها قرب نهر الينوى ( انظر الشكل 5.11 ) ان انبوباً مغذياً لمياه النهر بواسطة الجاذبية الى برج سيطرة حاوياً على معدات لاضافة الكلور اضافة الى اجهزة قياس وصمامات تنظيم الحفرة تشغل فقط خلال فترة كون الماء بارداً في النهر ( عادة من تشرين الاول - ميس ) كي تبقى درجة حرارة المياه الجوفية تحت 60 فهرنهايتية . الجدول 11.3 يلخص نتائج عمل لخمسة فصول .

ان الجريان الداخلي والتدفق المتزايد ابتداءً من فصل الانتقال بين سنة 1954 - 1955 رافق احلال 6 انج من طبقة رمل على القاع وجوانب الحفرة بحصى بزالي منتظم بحجم حبة البزاليا الحفرة تنظف دورياً كلما تطلب بواسطة منظف الامتصاص الذي يزيل طبقة



شكل ( 5-11 ) مقطع عرضي في حفرة التطعيم عند منطقة بيوريا ( Peoria ) بعد سيوتر<sup>70</sup> ( Sutci )

TABLE 11.5 Data on Infiltration Basins in Sweden

(After Jansa<sup>34</sup>)

City	Capacity, cfs	Height of Basin above Water Table, ft	Infiltration Rate, ft/day	Distance from Basins to Pumping Wells, ft
Eksjö	0.4	0-6	10-16	1000
Eskilstuna	5.3	72-82	13	1600
Göteborg	3.3	0-6	5	1700-2100
Hälsingborg	6.5	9	13	>1000
Karlskoga	2.0	39	23	2100
Katrineholm	1.6	23	52	1500
Kristinehamn	1.2	9	33	750
Landskorna	2.0	0-6	16	300-1600
Luleå	3.7	43	8	700
Malmö	2.0	16-33	7-10	1600-3300
Sodertälje	4.1	30-56	16	1300-5600
Västerås	16.3	50	13	700-1600
Örebro	4.9	26-43	33	300-1000

جدول ( 3-11 ) : المعلومات الفعلية من حفرة التطعيم بيوريا ، النيوز ( دائرة المسح المائي لولاية النيوز )

الطمي المتجمعة على القاع ان النتائج الناجحة المحققة بطريقة الحفرة يمكن ان يعزى الى التكوينات المسامية التي تخترقها الحفرة ، طلب المياه الجوفية الكبيرة في المناطق المجاورة التي تحافظ على مستوى الماء بشكل منخفضاً إضافة الكلور للماء والمراقبة الشديدة لسعة تطعيم الحفرة .

## التطعيم بواسطة الآبار : (Recharge through Wells)

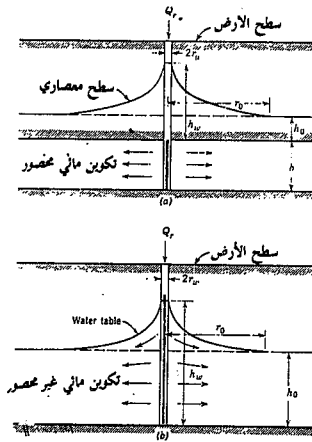
ان بئر التطعيم\* يمكن ان يعرف بأنه بئر يدخل المياه من السطح الى التكوينات تحت الأرضية وجريانه هو عكس بئر الضخ ولكن بناءه يمكن ان يكون اولا يكون نفسه بئر التطعيم يكون عملي ؛ اذ أن التكوينات المائية المحصورة يجب أن تطعم ذلك أن الاقتصاد في الفراغ مثل المناطق في المدينة ( الحضرية ) انما هي اعتبار مهم اذا ادخل الماء حينه الى البئر فان مخروط التطعيم سوف يتكون ، وهو مشابه في الشكل ولكن معاكس لمخروط الانخفاض ، المحيط ببئر الضخ . أن معادلة المنحنى يمكن ان تشتق بواسطة فرضية العالم دويوت Dupuit وبطريقة مشابهة الى ذلك المعمول بالنسبة لبئر الضخ ( انظر الفصل 4 ) اما بالنسبة للتكوين المائي المحصور فان الماء المشحون الى البئر وفي اختراق كامل عند معدل  $Q_r$  ، يمكن التعبير عنه بماياتي :

$$Q_r = \frac{2\pi K b (h_w - h_0)}{\ln(r_0/r_w)} \quad \dots\dots(11.1)$$

ويمكن ان تشخص الرموز في الشكل a6.11 لبئر التطعيم المخترق تكويناً مائياً غير

محصور ( انظر - الشكل ) b6.11

$$Q_r = \frac{\pi K (h_w^2 - h_0^2)}{\ln(r_0/r_w)} \quad \dots\dots 11.2$$



شكل ( 6-11 ) الجريان الشعاعي لبئر مطعم يخترق : (a) تكوين مائي محصور (b) تكوين مائي غير محصور .

يطلق على ابار التطعيم ايضا اصطلاح ابار الحقن ، الابار المعكوسة ، ابار الانتشار ، ابار الفضلات وكذلك الابار الخرساء .

وبمقارنة معادلات التصريف لآبار الضخ وآبار التطعيم فربما كان متوقفاً سعة التطعيم سوف تساوي سعة ضخ البئر إذا كان مخروط التطعيم له أبعاد مكافئة لمخروط الانخفاض. بأن القياسات الحقلية على أي حال نادراً ما تساند هذا التفكير ومعدلات التطعيم نادراً ما تساوي معدلات الضخ ان الصعوبة تكمن في حقيقة ان الضخ والتطعيم يختلفان في اكثر من تغيير بسيط في اتجاه الجريان . حينما يضخ الماء من بئر يحوي مواد ناعمة موجودة في التكوين المائي تحمل خلال الدقائق الاخشن المحيطة بالبئر الى داخل البئر . ولكن على العكس فاي غرين او طمي محمول بالماء الى بئر التطعيم مرشح للخارج ، ويحاول ان يسد التكوين المائي المحيط بالبئر . نفس الشيء الماء المطعم ، فإنه قد يحمل كميات كبيرة من الهواء المداب محاولاً اختزال نفاذية التكوين المائي بواسطة التصاق الهواء . الماء المطعم قد يحوي البكتريا التي تستطيع ان تكون نمواً على مصفاة البئر Well Screen وعلى التكوين المحيط لهذا البئر مخترلة منطقة الجريان المؤثرة .

المكونات الكيميائية للمياه المطعمة قد تختلف بكفاية عن المياه الجوفية الاعتيادية لتسبب تفاعلات كيميائية غير مرغوبة . على سبيل المثال تبادل القاعدة (base exchange) في التكوينات المائية الحاوية على أجزاء كبيرة من الطمي والطفل . كل هذه العوامل تعمل على انقاص - معدلات التطعيم . ونتيجة لذلك فقد حدد تطعيم الآبار بمساحات قليلة حيث الظروف - المحلية والخبرة قد أوضحتنا النتيجة العملية لهذه الطريقة . ان معدلات الدفق الداخلي (In flow) المقاسة لآبار التطعيم في عدة مواضع من الولايات المتحدة قد أدرجت في الجدول (4.11) .

جدول 4-11 متوسط معدلات التطعيم للآبار

Location	Rate, cfs
Fresno, Calif.	0.2-0.9
Los Angeles, Calif.	1.2
Manhattan Beach, Calif.	0.4-1.0
Orange Cove, Calif.	0.7-0.9
San Fernando Valley, Calif.	0.3
Tulare County, Calif.	0.12
Orlando, Fla.	0.2-21
Mud Lake, Idaho	0.2-1.0
Jackson County, Mich.	0.1
Newark, N. J.	0.6
Long Island, N. Y.	0.2-2.2
El Paso, Texas	2.3
Williamsburg, Va.	0.3

في معظم الحالات تمثل هذه الارقام متوسط معدلات مبنية على عمل او تشغيل مستمر. ان ابار التطعيم كمساحات النشر قد تعطي معدلات اخذ ابتدائية كبيرة متبوعة بقيم ثابتة تقريباً او متناقصة. ان اعظم معدلات الأخذ توجد في التكوينات المسامية للغاية كحجر الكلس والحلمم البركانية (Lavas).

ان مما يجدر ملاحظته ان ابار التجهيز يمكن أن تناوب كابار التطعيم. وخلال الحرب العالمية الثانية قامت معامل التقطير في لويس فل من ولاية كنتاكي بتطعيم المياه المحلية في ابار الضخ الخاصة بهم كاجراء اضطراري لتخفيف حالة خطيرة من الاستهلاك المفرط للمياه الجوفية<sup>3,30</sup>.  
مثالان بارزان موضحان لتطعيم الآبار موصوفان في المقاطع الآتية :-

### مشروع تطعيم ساحل ، منهاتن

#### (The Manhattan Beach Recharge Project)

ان تحرياً شاملاً لتطعيم البئر مقدم بواسطة ولاية كاليفورنيا قد بدأ في 1951 عند ساحل منهاتن كاليفورنيا<sup>9,10</sup> وكان الغرض من المشروع تحديد ملائمة اقامة حاجز المياه العذبة ، لكي يمنع من الاقتحام الاضافي لمياه البحر في التكوين المائي المحصور (انظر الفصل 12) ، تسعة ابار ذات اقطار (12) انج للتطعيم قد حفرت بفواصل 500 قدم لتكوين خطأ قريباً وموازيًا للساحل في حين حددت مواقع 54 بئر للمراقبة بجوار خط الآبار الأولية. هذه الابار اخترقت تكوينات مائية محصورة متسعة لحوالي 110 قدم سمك والواقعة حوالي 100 قدم تحت سطح الارض (انظر الشكل 12.9) ان التكوين المائي متكون من رمل ناعم وحصى وله معامل نفاذية في مدى 800 الى 1500. التطعيم لهذه الابار بدأ مبكراً في عام 1953 مع مياه نهر كولورادو المعاملة بواسطة تسليط اعمدة مياه 40 الى 50 قدم الى الابار.

وقد وصلت الحقن التي تم الحصول عليها الى اقدم<sup>3</sup> / بالثانية لكل بئر ، ولكي يتم منع تكوين البكتريا المكونة للزجة داخل وحوها فان عملية اضافة الكلور بمعدل (5) الى (10) جزء بالمليون كان متطلباً. ان طريقة التطعيم هذه قد استمرت بنجاح بعد عدة سنين من التشغيل.

ان الدرس المستفاد من مشروع ساحل منهاتن كان الحاجة الى ابار تطعيم مشيدة بدقة. بعد مدة قصيرة من البدء بالتطعيم حدث انهيار مفاجيء فوق منطقة لا بأس بها مجاورة الى بطانة احدى الابار. امثلة مشابهة حدثت ايضاً عند ابار التطعيم الاخرى. ولقد عزيت الاستقراءات في حينها الى الضخ العالي لتطور الابار مسببة خلق تجاوز كبير محيطة ببطانة البئر المثقبة في التكوين المائي ، اضافة الى ان تعبئة الحصى كان منصوحاً به لآبار التطعيم الجديدة الاخرى. ان غلاف من الحصى حول البئر يخرزل سرع الدخول من التكوين المائي



( بسبب القطر الاكبر ) . وتستقر لتملأ التجاويف التي قد تحاول ان تتكون حول البئر خلال التطور . ويمكن ان - يزود الحصى عند السطح كلما دعت الحاجة اليه . لقد وجد ايضاً أن انسداد الابار بواسطة الرواسب عند طبقة الطفيل فوق التكوين المائي التي تعمل عمل البلاط كان ضرورياً ليمنع حركة المياه باتجاه الاعلى حول البطانة خلال فترة التطعيم .

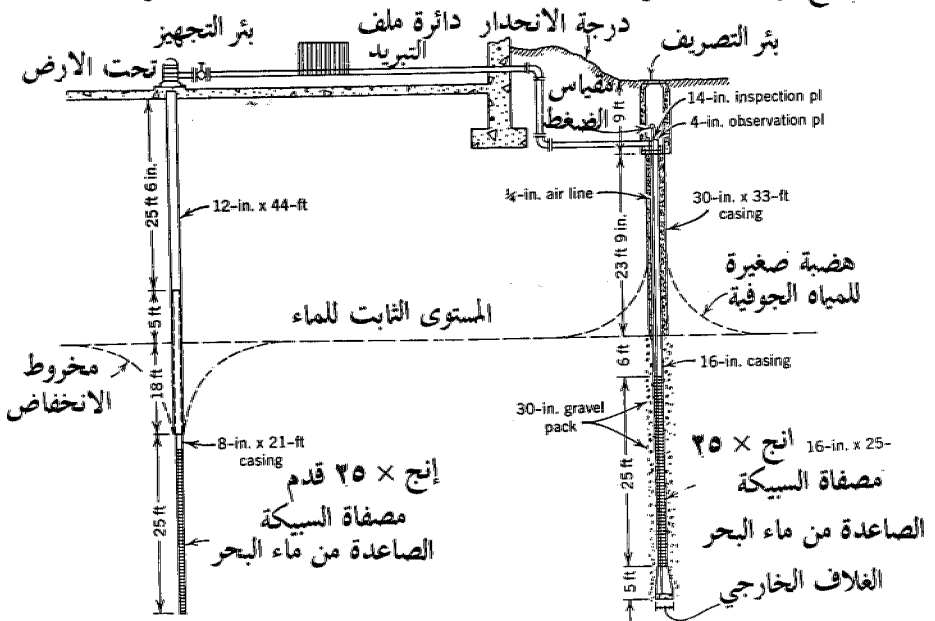
ابار التطعيم في لونك ايسلند / نيويورك

(Recharge Wells on Long Island, New York)

اكثر من 1100 بئر للتطعيم حفرت في لونك ايسلند - نيويورك منذ عام 1933<sup>14,35,42</sup> . معدلات التطعيم الاعتيادية وقعت في مدى 0.2 الى 0.5 قدم<sup>3</sup> / ثا هذه الآبار كانت محفورة لاستجابة من لجنة التنظيم والطاقة المائية التابعة لولاية نيويورك . أن الماء المضخ من آبار جديدة لغرض التبريد والتكييف يجب ان يعاد الى التكوين المائي الذي سحب منه . ان نتائج هذه السياسة قد اوضحت الظروف الملائمة او المحددة لتنجاح عملية البئر المطعم في تكوينات غير متماسكة ورخوة . ان تنصيب نموذجي لبئر تجهيز وبئر تطعيم موضح بواسطة الشكل 7.11 نوعين أساسيين لآبار التطعيم التي حفرت في لونك ايسلند Long Island

وهذان النوعان هما : النوع الجاف ، والنوع الرطب .

ان النوع الجاف يتكون من ثقب ذا بطانة مخرمة منتهية فوق مستوى الماء ، على حين ان النوع الرطب ( الشكل 6.11 ) له بطانة غربالية ممتدة الى ماتحت مستوى الماء .



شكل ( 7-11 ) التجهيز النموذجي وتعيين البئر المطعم لاسباب التبريد في لونك ايسلند ( جوستون 35 )

ان النوع الجاف من الآبار يسمح بتبديد بعض الحرارة للمياه الدافئة المعادة قبل ان تصل الى مستوى الماء . وايضا بسبب كونها اكثر ضحالة ، فبناءها اخص . ومن جهة اخرى فان انسداداً زائداً قد سجل في عدد من هذه الآبار . ومن المعتقد بان سبب ذلك يعود الى تحرر الغازات المذابة حالما يغادر الماء البئر ومن تماس الماء - الاوكسجين في الطبقات المحيطة غير المشبعة . ومن المساوي الاخرى للنوع الجاف من هذه الآبار هي ان الطرق التقلبية لاعادة تطويرها غير مؤشره وفعالة . ان النوع الرطب من هذه الآبار يعتبر اكثر نجاحا من الاثنيين . وحوالي ثلاثة ارباع آبار منطقة لونك ايسلند المطعمة هي من هذا النوع . ان الخبرة قد اوضحت ان الآبار التي لها بطانة خارجية ذات قطر 36 انج وتحوي مرشحات حصى ومصفاة بئر داخلية اكثر ارضاء واقناعا ، وأن مياه التطعيم يجب ان تكون خالية من الترسبات قدر الامكان . لذا فقد قدر أن ١ أونس من الطمي في 100 غالون من الماء ، وسوف يرسب اكثر من (11) طنا من الغرين في بئر التطعيم النموذجي خلال فصل واحد . ولحسن الحظ معظم مياه التبريد والتكييف لها فرصة قليلة لتجمع المواد العالقة . ويجب أن نفصل التطعيم والتجهيز قدر الامكان افقيا وعموديا معا للتقليل من اعادة الدوران المباشر للمياه الجوفية .

مع تركيز آبار التطعيم في غرب منطقة ونك ايسلند ، فان احدى المشكلات المتعلقة هي تأثير الماء الدافئ المطعم باستمرار في سخون المائي<sup>13</sup> . درجات حرارة المياه المطعمه تتراوح ما بين 2 الى 20 فهرنهايتيه اعلى من المياه المضخه من الارض ، إن ثم ارتفاعا تدريجيا في درجات حرارة المياه الجوفية قد لوحظ وقد يكون سببه التطعيم العالي في معظم المناطق المطعمة .

### آبار التطعيم لتصريف الهطول الغزير

#### Recharge Wells for Storm Drainage

في مناطق قليلة تحل آبار التطعيم محل نظام المجاري للتخلص من جريان الهطول الغزير هناك امثلة جديرة بالملاحظة وهي مدن اورلندو و Orlando و فلوريدا<sup>73</sup> Florida و فريسنو Fresno و كاليفورنيا<sup>31</sup> California . وعند اورلندو والآبار تخترق من عمق 120 الى 1000 قدم في حجر الكلس ، ولها بطانة لاعماق 70 - 400 قدم ، وتراوح ما بين (5) الى 18 انج في القطر ، وسعة تصريفها يتراوح ما بين 0.2 الى عدة اقدام مكعبة / ثانية وعلى الرغم من ان النفايات التي تحمل الى الآبار لا بأس بها ، إلا أن تكوينات حجر الكلس التجاوفي نادرا ما تصبح مسدودة . ان مستوى الماء يمتد من حوالي 30 الى 50 قدم تحت سطح الارض وخطر التلوث موجود في مثل هذه التكوينات التي لا توفر بترشيع مناسب اذا كانت تجهيزات المياه تحت السطحية مثبتة قريبا .

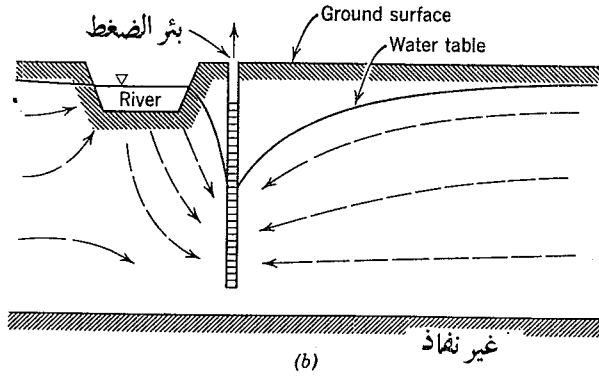
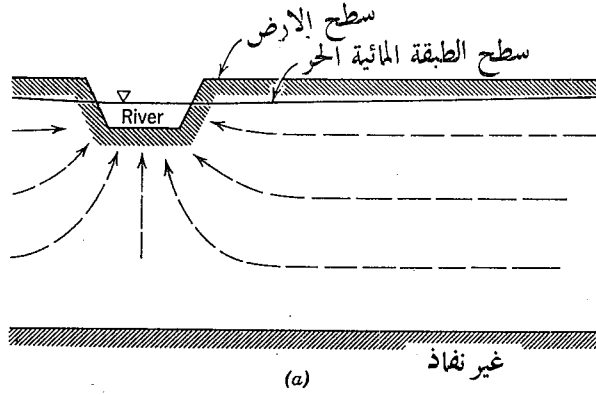
وعند فريسنو عدة مئات من الآبار انشئت عند مدخل المزارب لحل مشكلة تصريف الهطول الغزير الحادة . وهناك آبار ذات أقطار مقداها 30 إنجاً قد حفرت بعمق يتراوح من 30 الى 40 قدم خلال الطمي ، واعيد ملؤها بالحصى حول البطانه ذات ال 8 انج . ان قاع الآبار قد انشئت في الاقل بحدود 10 أقدام على الاقل فوق مستوى الماء الاعتيادي لتمنع تلوث تجهيزات المياه تحت السطحية . ولكي نقلل من الانسداد ونضمن سهولة المحافظة فان نظام مرشح خاص يبنى في اعلى كل بئر وهذا يشتمل على سلة معدنية متقبة عند مدخل كل بئر ، فيمكن تنظيفها بسرعة من المتروكات والفتات بعد الدفقات الرئيسة للمياه . ان متوسط سعة تطعيم البئر حوالي 0.2 قدم<sup>3</sup>/ثا لفترة 24 ساعة . مع تثبيت برنامج للادامة الروتينية فان الآبار قد حلت مشاكل تصريف المدن بنجاح . الآبار الاضافية فيه يتم انشاؤها حسب الطلب .

### التطعيم المحث (Induced Recharge)

ان الطرق المباشرة للتطعيم الاصطناعي المشروحة في اعلاه تشمل تفريغ المياه السطحية في عدد من المواقع ، حيث تدخل الارض . والطريقة التي تتميز من هؤلاء هي طريقة التطعيم المحث وتتم بسحب المياه الجوفية عند موقع قريب الى بحيرة أو مجرى . بحيث ان تخفيض مستوى المياه الجوفية سوف يحث المياه لدخول الارض من المصدر السطحي . إن المقاطع العرضية المرسومة لوادي نهر في الشكل 8.11 يوضح اساليب الجريان مع أوبدون ترشيح محث من الجدول أو المجرى . وعلى اساس هذا التعريف فان الآبار واروقة الترشيح الداخلي والآبار المتشعبة الواقعة بصورة مباشرة ، التي يكون بعضها قريبا من بعض ومغذاة بصورة كبيره بواسطة المياه السطحية ، تعمل كواسطة للتطعيم الاصطناعي \* . ان - هايدروليكية الآبار الواقعة قرب الجداول ، شرحت في الفصل 4 . ان بناء وعمل الآبار والآبار المتشعبة والرواقات كلها مشروحة في الفصل 5 .

اذا كان الترشيح المحث مجهزاً بواسطة جدول دائم يضمن استمرار تجهيز المياه باستمرار حتى خلال - ظروف فرط الاستغلال فيمكن ان يوجد في المناطق القريبة والمجهزة فقط بواسطة التطعيم الطبيعي . ان الطريقة قد اثبتت فعاليتها في التكوينات غير المتماسكة للرمل النفاذ والحصى اللذين هما متصلان هايدروليكيا بين الجدول والتكوين المائي<sup>36.37.54</sup> ان كمية المياه المحثتة الى التكوين المائي يعتمد على معدل الضخ والنفاذية ونوع البئر والمسافة عن سطح المجرى وحركة المياه الجوفية الطبيعية .

\* مع ان التطعيم المحث قد عولج هنا على اساس انه احد الطرق المستعملة للتطعيم الصناعي . الا ان ما يجب ملاحظته هو ان العديد من الباحثين لم يعتبروه هكذا ، ووجهة نظرهم تعتمد على النقاط الآتية : (1) يجب ان يتم استخراج المياه الجوفية للحصول على التطعيم ، (2) كمية التطعيم من الصعب حسابها (3) وان الطريقة قد تم تعريفها بصورة مرضية ، ( حيث ان المعروف نظريا ان اي بئر يستحث يجب ان يتم ذلك من اقرب جسم مائي سطحي له ) .

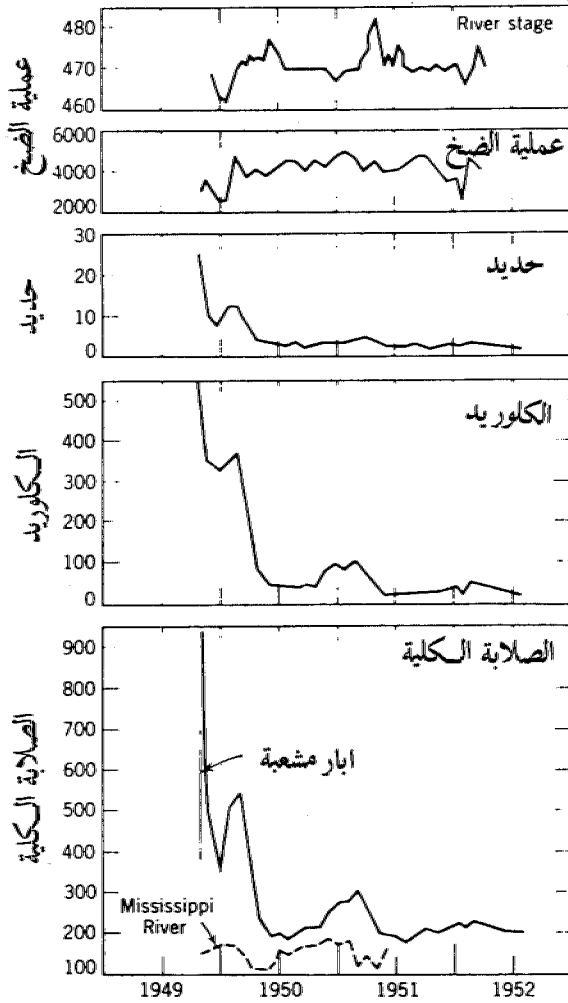


شكل ( 8 - 11 ) التطعيم المحث الناتج من بئر الضخ بالقرب من النهر .

(a) أسلوب الجريان الأصلي

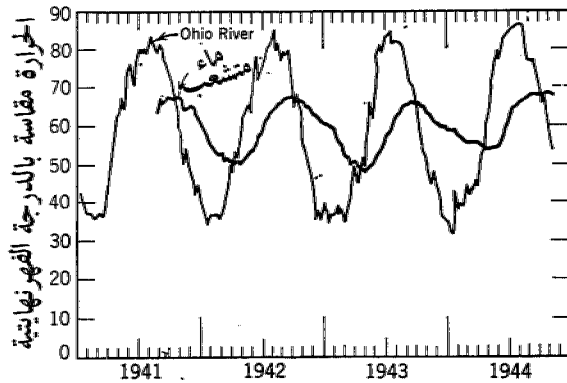
(b) أسلوب الجريان مع بئر الضخ . .

من المهم أن تكون سرعة المجرى السطحي كافية لمنع من ترسيب الطمي من سدقاع المنجرى في السنة الأنهر حيث تقل سرعة التيار بواسطة التنظيم أو حيث أن حريان وتدفق الفيضانات لم يعد يجهز تنظيفاً دورياً للقاع لذا فإن الطريقة تتسبب في ترشيح متناقص تدريجياً . وثمة دراسات لنوعية المياه قد أجريت للتطعيم المحث والخاص بعده آبار تجميع<sup>36,37</sup> . لقد اوضحت هذه الدراسة أن التطعيم المحث يجهز مياهاً خالية من المواد العضوية والبكتريا المرضية عادة بسبب أن المياه السطحية هي أقل تمعدناً من المياه الجوفية . لذا فإن المياه المستحصلة بواسطة الترشيح المحث لكونها مزيجاً من المياه الجوفية والسطحية ، فهي ذات نوعية أعلى من المياه الجوفية الطبيعية . أن التغيرات في نوعية المياه التي أعقبت تركيب البئر الجامع بقرب نهر المسيبي ، موضحة في الشكل 9.11 .



شكل (9-11) مستوى النهر، الضخ، محتويات الحديد، محتويات الكلوريد، الصلابة الكلية للماء من الآبار المشعبة على

النهر. (كلير 37)



شكل (10-11) حرارة نهر اوهايو وOhio والماء من مجموعات الآبار المشعبة في انديانا وجارلسون (كوزمان 36)

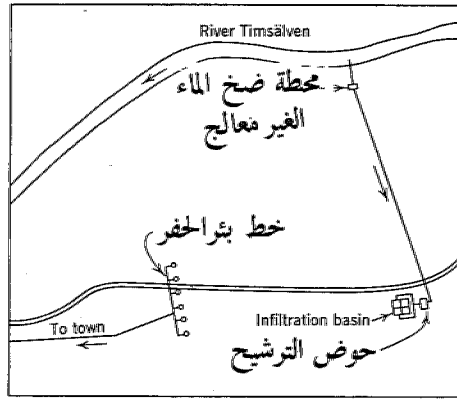
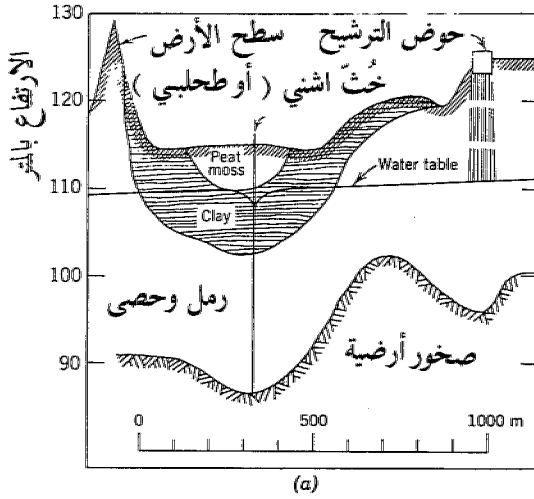
وحيث أن التحسينات لمحتويات الحديد والكلوريد والعسرة الكلية كانت مبنية على نفس المنوال فإن درجات حرارة المياه من التطعيم المحث سوف تقع بين تلك التي هي مصادر سطحية ، وبين تلك التي هي من مصادر جوفية .

الشكل 10.11 يوضح هذا التأثير لمجموعة آبار جامعة على الضفة الشمالية لنهر اوهايو عند انديانا جارلستون (Indiana Charlstone) . الميزج للمياه الجوفية ذات الحرارة الثابتة تقريباً مع مياه النهر له درجة حرارة أقل من تلك التي للنهر وتتخلف عن تذبذبات درجة حرارة النهر الموسمية بحوالي شهرين ونصف .

### تطبيقات التطعيم في اوربا European Recharge Practices

ان التطعيم الاصطناعي في اوربا يؤرخ من بداية القرن التاسع عشر . ومعظم الانشاءات المبكرة كانت مستندة على التطعيم المحث ، مع رواقات موضوعة قريبة وتحت طبقات الجدول . وفي عام 1897 بنى العالم رايخرت Richert اول حوض ترشيح لغرض التطعيم في مدينة كوبرج في السويد (Sweden) Goteborg ان نجاح هذه والانشاءات اللاحقة قد قادت الى تطبيق واسع لهذه الطريقة في السويد والمانيا / وهولندا / ولدى محدود واكثر فان التطعيم الاصطناعي كان مطبقاً في فرنسا - وانكلترا / واسبانيا<sup>16,34,72</sup> . وكانت احواض الترشيح اجزاء متكاملة لعدة أنظمة تجهيز للمياه المحلية السويدية ومعظمها كانت مثبتة على الكيببات الجليدية التي هي عبارة عن حواجز نهريّة طويلة ومرتفعة وضيقة ترسبت خلال العصر الجليدي الأخير تحت انسحاب طبقة الجليد بواسطة نوح وتصريف المجاري من تحت الثلج . ان ترسبات الحصى والرمل هذه تعمل كقنوات ممتازة ومستودعات خزن لحمل المياه المظلمة الى انشاءات الضخ . ( ان مياه البحيرات او الانهار القريبة تمرر خلال مرشحات ميكانيكية ومرشحات رملية سريعة قبل تطعيمها . ومعظم المشاريع تستخدم احواضاً مستطيلة الشكل ذات انحدارات جانبية غير محمية بنسبة 2:1 ، برغم ان احواضاً قليلة لها جدران كونكريتية عمودية . ان طبقة من رمل منتظمة تصل الى 3 اقدام سمكا توضع على قعر الحوض . ان المعطيات من عدة احواض ترشيح سويدية مأخوذة من تقرير شامل من قبل العالم جانسا<sup>34</sup> Jansa تظهر في الجدول 11.5 . ان معدلات الترشيح الداخلي العالي المجربة في السويد ناتجة من تكوينات ذات نفاذية عالية ، والبها يضاف الماء وكذلك من معالجة سببية مياه التطعيم .

ان المسافات بين الاحواض وبار الضخ التي تجمع مياه التطعيم للاستعمال هي كافية لتنقية المياه من وجهة النظر البكتولوجية للتحكم بالمدقات والروائح ، ولعادلة تذبذبات درجة حرارة المياه السطحية . ان التصميم والمقاطع الجيولوجية لمشروع كارلسكوجا Karlskoga تظهر في الشكل 11.11 .



شكل 11.11 نظام تجهيز الماء في كارلسكوكا Karlskoga السويد والذي يوضح التطعيم الاصطناعي لترشيح مياه النهر

(a) مقطع جيولوجي .

(b) شكل للمخطط .

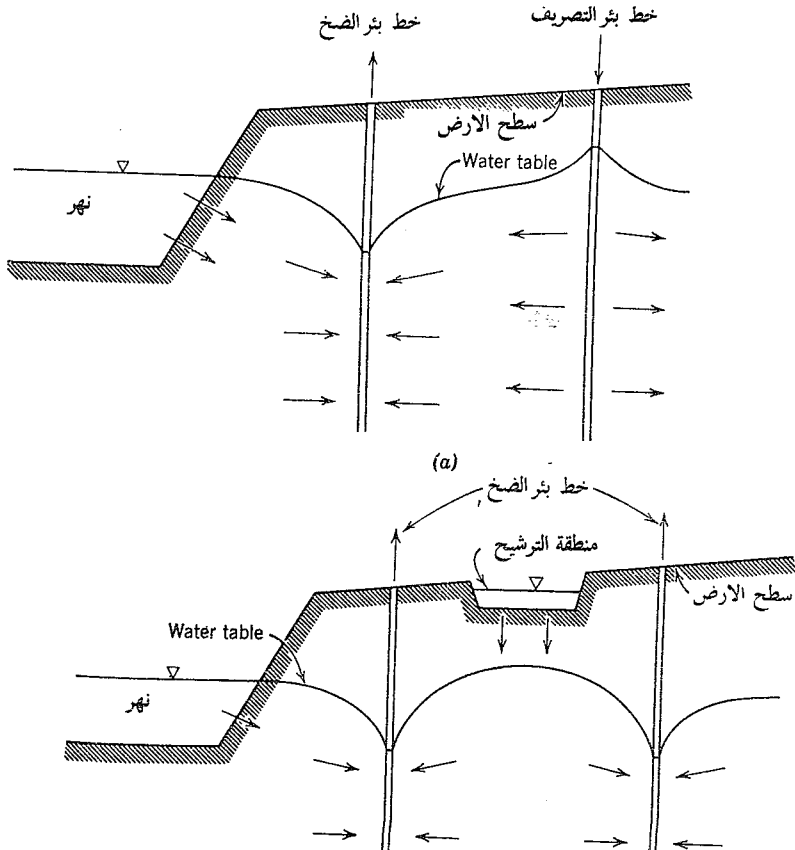
ان التطعيم الاصطناعي مستعمل بصورة واسعة في ألمانيا حيث تم استغلال الاحواض

والخنادق المائية وفي وقت احدث استعملت الابار 27.33.52.72

ومثل هذا التركيب سائد على امتداد نهر لبلي Lippe ونهر المين Main ونهر الراين Rhine ونهر رور Ruhr. اذ ان هذه الانهار ملوثة كما ان مصادر المياه الجوفية الطبيعية غير كافية للطلبات الصناعية والمحلية . ان كثيراً من المدن تجمع بين طريقتي التطعيم المحتثة والنشربتعيين الآبار او اروقة الترشيح لكي تغذي بالانهار والاحواض انبياً .

الشكل 12.11 يبين توضيحاً اثنين من عدة تنظيمات مستخدمة للتطعيم .

City	Capacity, cfs	Height of Basin above Water Table, ft	Infiltration Rate, ft/day	Distance from Basins to Pumping Wells, ft
Eksjö	0.4	0-6	10-16	1000
Eskilstuna	5.3	72-82	13	1600
Göteborg	3.3	0-6	5	1700-2100
Hälsingborg	6.5	9	13	>1000
Karlskoga	2.0	39	23	2100
Katrineholm	1.6	23	52	1500
Kristinehamn	1.2	9	33	750
Landskorna	2.0	0-6	16	300-1600
Luleå	3.7	43	8	700
Malmö	2.0	16-33	7-10	1600-3300
Sodertälje	4.1	30-56	16	1300-5600
Västerås	16.3	50	13	700-1600
Örebro	4.9	26-43	33	300-1000



شكل ( 11 12 ) توضيح مقطع عرضي للمثالين لطريقتي التطعيم الألماني لتركيبة الأنهار (a) محتوية على التطعيم المحنت وتطعيم الآبار (b) محتوية على التطعيم (مخوض الترشيح).



ان مياه الانهار تمر عادة خلال احواض ترسب وتعامل لازالة المواد المعلقة قبل اطلاقها الى احواض الترشيح ويضاف الكلور الى الماء المضخ قبل دخوله الى الخط الرئيسي للتوزيع . ان معدلات التطعيم ذات التصريف القليل ( بضعة اقدام يوميا ) المشابهة لتلك الموجودة في الولايات المتحدة ، هي معدلات نموذجية . في هولندا تشتمل انظمة تجهيز المياه التابعة لمدين امستردام ليدن وهييج (The Hague, Amisterdam, Leiden) على احواض التطعيم في كثنان رملية ساحلية<sup>11,3+43</sup> . وبما ان غالبية البلاد واقعة تحت مستوى المياه المالحة ، فان - الكثنان مع مياهها الجوفية العذبة الناتجة عن الترشيح الداخلي لمياه الامطار توفر تجهيزاً فريداً للمياه الجوفية ، ومهما يكن من أمر فان التطوير المطرد لهذا المصدر يؤدي الى ارتفاع المياه المالحة تحت هذه الكثنان (راجع فصل 12) لذا فان تطعيم المياه الى الكثنان تعمل على تثبيت المياه المالحة ، توفير ترشيح طبيعي للمياه السطحية الملوثة ولزيادة حجم خزين المياه الجوفية .

## الفصل الثاني عشر

### اقتحام مياه البحر في التكوينات المائية الساحلية

#### Sea Water Intrusion in Coastal Aquifers.

ان التكوينات المائية الساحلية هي بحالة تماس مع مياه المحيطات في أو نحو البحر عند الخط الساحلي. وتحت الظروف الطبيعية، فان معظم المياه الجوفية العذبة تصرف الى المحيط ونتيجة لزيادة الطلبات على المياه الجوفية في عدة مناطق ساحلية. على أي حال فان تدفق المياه الجوفية نحو البحر انخفض او حتى حين عكسه بسبب دخول مياه البحر وولوجه في التكوينات المائية نحو الداخل. هذه الظاهرة تعرف باقتحام مياه البحر. واذا انتقلت المياه المالحة نحو الداخل الى حقول الآبار، فان تجهيزات المياه تحت الارضية تصبح عديمة الفائدة. في معظم الاحيان يصبح التكوين المائي ملوثاً بالملح الذي ربما يستغرق عدة سنين لازالته، حتى بالمياه الجوفية العذبة المناسبة والمتوفرة لغسل المياه المالحة.

ان اهمية حماية التكوينات المائية الساحلية ضد هذا التهديد المتواصل قد قادت الى تحريات موجهة الى طرق لمنع او احكام السيطرة على اقتحام مياه البحر.

#### حدوث اقتحام مياه البحر : (Occurance of Sea Water Intrusion)

حيثما تحدث ظروف فرط الاستغلال في التكوينات المائية الساحلية التي تكون متصلة مع المحيط، فان اقتحام مياه البحر يمكن أن ينتج. ويتمخض منسوب المياه في التكوينات المائية غير المحصورة او السطح القياسي الانضغاطي في التكوينات المائية المحصورة فان الممال الطبيعي المنحدر الى الاسفل نحو المحيط يكون مختزلاً أو معكوساً.

بما أن هناك سائلين مشمولين لهما كثافتان مختلفتان، فان سطح حدي أو سطح بيني (interface) سوف يتكون حيثما تكون السوائل في حالة تماس.

ان شكل وحركة السطح بيني يكونان متحكمين بواسطة التوازن الهيدروديناميكي للمياه العذبة والمالحة واقتحام مياه البحر يمكن ايضا أن يطور أو يشكل حيثما يوجد مدخل اصطناعي مباشر بين مياه البحر والمياه الجوفية. ان قنوات مستوى البحر قد جهزت وسيلة للدخول في منطقة ميامي، فلوريدا<sup>12.25.28</sup> (Miami, Flo.) في حين أن الآبار المهجورة كانت مسؤولة بصورة رئيسية عن الاقتحام في وادي سانتا كلارا « Santa Clara » في كاليفورنيا.

ان مشكلة اقتحام مياه البحر ازدادت وتطورت بازدياد المراكز السكانية وطلب الماء المصاحب في المناطق الساحلية المتمركزة ، ان احدى التقارير الاولية للاقتحام قد نشرت في عام 1855 بواسطة العالم بريثويت<sup>10</sup> - Braithwaite - الذي وصف الملوحة المتزايدة للمياه التي يتم ضخها من الابار في مدينتي لندن وليفربول في انكلترا . وفي الوقت الحاضر هناك سواحل عديدة لها مقاطع معرضة الى تلوث مياه البحر كما ثبت بتقارير من عدة اماكن مثل المانيا<sup>16</sup> / وهولندا<sup>8.21.26</sup> واليابان<sup>23.32.40</sup> . ان عدة جزر محيطة تكون مبطنة تماما بتكوينات مائية محتوية على مياه البحر التي تقدم مشاكل خاصة في تطوير تجهيزات المياه العذبة في الولايات المتحدة فان السواحل المحيطية قد نقطت بضمنها محلات مقنحةمة ، ومن ولايات اخرى غير ذلك ، في ولايات كونكتيكت ونيويورك<sup>20</sup> ونيوجورسي<sup>3</sup> وفلوريدا<sup>12.25</sup> / وتكساس<sup>41</sup> / وكاليفورنيا<sup>2.27</sup> . ان خط ساحل كاليفورنيا الواسع قد تعرض الى كمية اقتحام غير اعتيادية ناتجة عن احتياجات المياه المصاحبة للتدفق الكبير للسكان في - المناطق الساحلية . ان التحريات بواسطة ولاية كاليفورنيا<sup>2</sup> قد اظهرت ان مياه البحر قد - تجاوزت الى (13) تكوينا مائيا ساحليا تشغل مساحة قدرها ( 90,000 acres ) ايكر ، وهناك سبع مناطق اخرى مهددة مباشرة و 60 اخرى قابلة للتهديد .

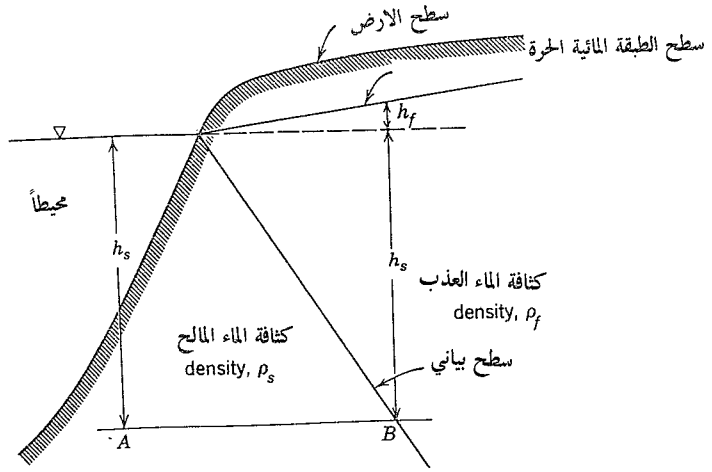
علاقة كايين - هرزبيرك Ghyben-Herzberg بين المياه المالحة والمياه العذبة :

Ghyben - Herzberg Relation between Fresh and Saline Waters:

منذ اكثر من (50) سنة مضت اشتغل عالمان مختصان بصورة مستقلة كل على انفراد على امتداد الساحل الاوربي ووجدوا ان المياه المالحة الموجودة تحت الارض ليست عند مستوى سطح البحر بل بدلاً من ذلك فهي توجد على عمق تحت مستوى سطح البحر بحوالي اربعين مرة بقدر ارتفاع المياه العذبة فوق مستوى سطح البحر . ولقد عزى هذا التوزيع الى التوازن الهيدروستاتي الموجود بين سائلين لهما كثافتان مختلفتان . ان المعادلة المشقة لتوضيح الظاهرة هي عموماً تشير الى علاقة كايين - هرزبيرك بعد منشيها . في المقطع العرضي الساحلي للتكوين المائي غير المحصور المرسوم في الشكل 1.12 ، فان الضغط الهيدروستاتي الكلي عند A هو :

$$P_A = \rho_s g h_s \dots (12.1)$$

حيث  $\rho_s$  هي كثافة الماء المالح ، و  $g$  هو التمجيل الارضي و  $h_s$  كما هي موضحة وظاهرة في (الشكل 1.12) ، ويحدث نفس الشيء عند B التي هي على نفس عمق A ولكن بعيدة عنها وهي في الارض .



12.1.

شكل (12-1) رسم توضيحي متالي للماء العذب والمالح في التكوين المائي الساحلي الغير محصور لتوضيح علاقة كابين - هرزبيرك.

$$p_B = \rho_f g h_s + \rho_f g h_f \quad \dots\dots(12.2)$$

حيث  $\rho_f$  هي كثافة الماء العذب و  $h_f$  كما هي موضحة في الشكل (1.12) وبمساواتهم يعطونا علاقة كابين - هرزبيرك .

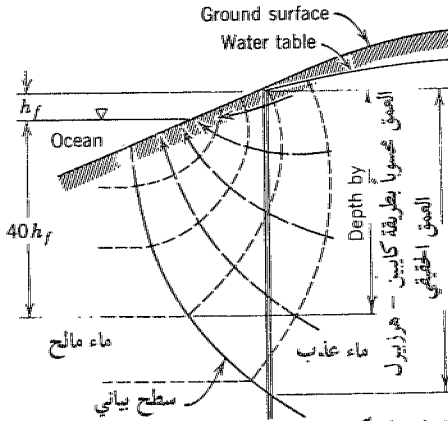
$$h_s = \frac{\rho_f}{\rho_s - \rho_f} h_f \quad \dots\dots 12.3$$

$$\rho_f = 1.000 \text{ gm/cm}^3 \text{ و } \rho_s = 1.025 \text{ g/cm}^3 \quad \text{وباخذ}$$

لذا فان

$$h_s = 40h_f \quad \dots\dots 12.4$$

ان القياسات الحقلية في عدة مناطق ساحلية قد أثبتت هذه النتيجة . ان الدراسات منذ التحريات الاصلية قد بينت التحددات والتبسيطات المشتملة في علاقة كابين - هرزبيرك<sup>17</sup> ، حيث الاقترام هو بالطبع يكون محدداً بواسطة اتساع التكوين المائي وارتفاع مستوى المياه . كذلك قريبا من خط الساحل يجب أن تعطى العلاقة لتكون سطح التسرب لتدفق المياه الجوفية يحدث قرب خطوط الساحل بثبوت . ومن اعتبارات الكثافة وحدها بدون التدفق ، فان سطحاً بينياً أفقياً سوف ينشأ مع المياه العذبة في كل مكان ، ويكون هذا السطح طافياً فوق الماء المالح .



شكل (2.12) الاختلاف بين العمق الحقيقي للماء العذب والمعمق المسحوب بطريقة كايين - هرزبرك (هبرت 17).

ان صورة أكثر حقيقية للاقتحام هي الموضحة في الشكل (2.12) مع شبكة خطوط الجريان وخطوط تساوي الجهد حيث ان الضغط الكلي على امتداد خط تساوي الجهد هو ثابت ، وخطوط الجريان منحدره نحو الأعلى ، لذا فان العمق الى السطح البيني المعطى بواسطة علاقة كايين-هرزبرك هو أقل من العمق الحقيقي . وبالنسبة للممالات المنسطة تبقى الفروقات صغيرة ولكن للممالات الخادة ، فان اخطاء قد تستهدف بالنسبة للتكوينات المائية المحصورة . والاشتقاق الذي في أعلاه يمكن أن يطبق أيضاً باحلال مستوى الماء بواسطة السطح القياسي الانضغاطي . ومن المهم الملاحظة من علاقة كايين-هرزبرك بأن توازن المياه المالحة العذبة يتطلب ان يكون مستوى المياه أو السطح القياسي الانضغاطي :

(أ) واقعاً فوق مستوى سطح البحر . و(ب) منحدرًا الى أسفل باتجاه المحيط . وبدون هذه الظروف سوف تتقدم مياه البحر مباشرة الى الداخل .

### شكل السطح البيني للمياه المالحة - العذبة

( Shape of the . Fresh-Salt Water Interface )

في اشتقاق علاقة كايين-هرزبرك يفترض ضمناً ، ان السطح البيني للمياه المالحة - العذبة ينحدر الى أسفل عن الساحل . ان شكل وانحدار السطح البيني يمكن استنتاجه . حيث يحدث تدفق في نطاق الماء العذب فقط . يرمز انحدار مستوى الماء  $\delta$  كما هو موضح في الشكل (3.12) .

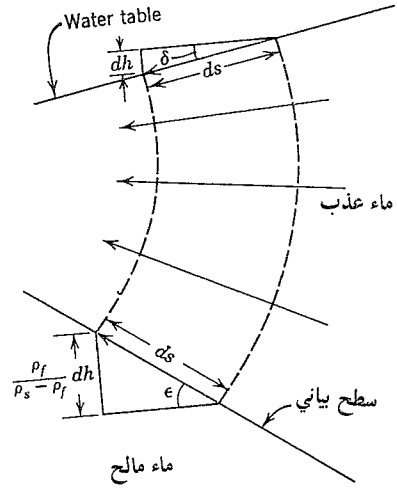
بعد هذا من قانون دارسي :

$$\sin \delta = \frac{dh}{ds} = \frac{v}{K} \quad \dots\dots 12.5$$

حيث  $v$  هي السرعة  $K$  هي النفاذية .  
 على امتداد هذا الانحدار يقل ارتفاع مستوى الماء في اتجاه التدفق ، وبالتالي طبقا للمعادلة (3.12) ، فإن حد الماء المالح - العذب يجب ان يرتفع وانحداره يجب ان يكون  $\epsilon$  .  
 والشكل (3.12) يعطى بواسطة :

$$\sin \epsilon = \frac{\rho_f}{\rho_s - \rho_f} \frac{v}{K} \quad \dots\dots 12.6$$

شكل (3.12) العلاقة بين الانحدار لمستوى الماء والسطح بيني للماء العذب المالح .

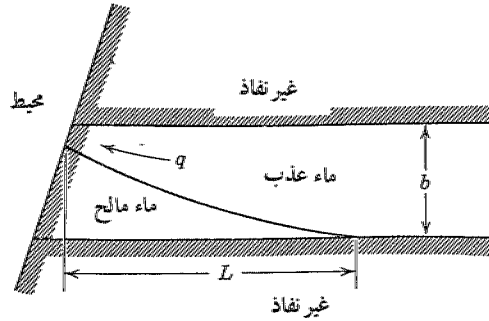


وبسبب الحدود المتقاربة فإن  $v$  يجب ان تزداد مع المسافة ويتبعها لهذا ازدياد قيم الانحدارات وهذا يحدث في سطح بيني مقعر طبقا للمياه العذبة كما هي موضحة في الشكل 2.12  
 طول اسفين مياه البحر المتقاربة :

### Length of the Intruded Sea Water Wedge

ان الاستنتاج من علاقة كايين - هرزبرك ، ان اسفين المياه المالحة يجب ان يوجد عند تقاطع التكوين المائي مع المحيط . بافتراض ان تدفق المياه العذبة باتجاه البحر  $q$  لكل قدم من جهة المحيط متواحد ، لذا فان العلاقة التقريبية لتكوين مائي محصور هي :

$$q = \frac{1}{2} \left( \frac{\rho_s - \rho_f}{\rho_f} \right) \frac{Kb^2}{L} \quad \dots\dots 12.7$$



شكل ( 12 - 4 ) اسفين الماء المالح في التكوين المائي المحصور

هذه المعادلة يمكن اشتقاقها بالابتداء من قانون دارس حيث  $b$  و  $L$  كما هما معرفان في الشكل . (4.12) ،  $k$  هو معامل النفاذية  $\rho_f^2$  و  $\rho_s$  تمثلان كثافتي المياه العذبة والمالحة على التوالي ان المعادلة 7.12 تدل على انه لظروف منتظمة للتكوين المائي والمائع فان طول الاسفين المقتحم يتناسب عكسيا مع جريان المياه العذبة . ان المعادلة يمكن تطبيقها ايضا على التكوينات المائية غير المحصورة ، وذلك باحلال  $b$  بواسطة السمك المشبع بشرط ان لا يحميد كثيرا عن الجريان . ان فحوصات النموذج الرملي في جامعة كاليفورنيا قد اوضحت صحة هذه المعادلة

بنية السطح البياني للمياه المالحة - العذبة :

#### (Structure of the Fresh-Salt Water Interface)

من الناحية النظرية فان السطح البياني بين اجسام المياه المالحة والعذبة في تكوين مائي مقتحم يمثل خط التدفق الذي يدل ضمنا عدم وجود التدفق عبر السطح . وعلى أي حال فان الملاحظات <sup>8.11.34</sup> قد بينت بأن السطوح البيانية تتكون عادة من انطقة (Zones) ممزوجة ضيقة تتراوح ما بين اقدم قليلة الى اكثر من ذلك مما يزيد عن الفرض . ان الانطقة تنتج من التشتيت الحاصل بالجريان في الاوساط المسامية ( انظر الفصل 3 ) ، ومن التذبذبات في السطح البياني الناتجة عن المد والجزر، والتذبذبات في مستوى الماء الفصلي، ومن الانتشار الجزئي . ان التأثير الاخير هو المعتقد بأنه الاقل أهمية بسبب ان معدلات الانتشار للمالات التراكيز الحاصلة في الانطقة البيانية هي اقل بكثير من معدلات جريان المياه الجوفية الاعتيادية.

المنع والسيطرة على اقتحام مياه البحر :

هناك خمس طرق مقترحة لغرض السيطرة على الاقتحام هي :

١ - تقليص أو إعادة التنظيم لترتيب ضخ الاستغلال (Pumping draft)

- ب- التطعيم المباشر .  
 ج- تطوير الغور الضخمي المجاور للساحل .  
 د- الحفاظ على حاجز المياه العذبة فوق مستوى سطح البحر على امتداد الساحل .  
 هـ- راجع الاصطناعية تحت السطحية .  
 ان هذه الطرق وتطبيقاتها والتجديدات في استخدامها مشروحة معا في الفقرات الآتية :

### تعديلات الضخ : ( Modification of Pumping )

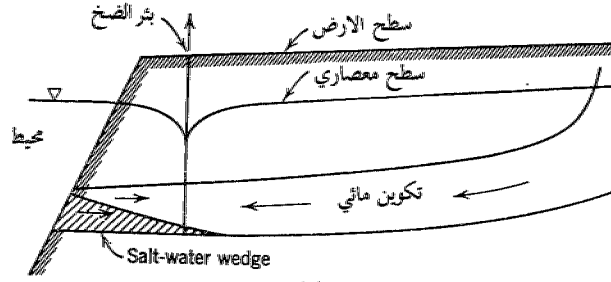
بواسطة اختزال ضخ الاستغلال على التكوين المائي الساحلي وفرط الاستغلال المسبب للاقتحام من الممكن التخلص منه. وهذا يمكن من ارتفاع مناسب المياه الجوفية فوق مستوى سطح البحر ويحافظ على الانحدار نحو البحر. من ناحية الكلفة قد يبدو الحل المباشر للمشكلة صعباً ما لم يتم العمل على اختزال المياه عن طواعية لدى مستعملي المياه الذي سوف يكون متوقفاً فقط اذا كانت المياه المكتملة من مصادر اخرى متوفرة بكلفة مقارنته. ان الدعاوى القانونية للتجاوز تؤدي الى غرامات باهظة وهي معمول بها في عدة ولايات . ان حقوق المياه يجب أن تحدد بطريقة القضاء ، اما الضخ فينظم بواسطة المحكمة او خبير مائي .  
 في بعض الاوقات يمكن أن ينجز تأثير مماثل باعادة تنظيم شكل الضخ للحوض اذا كان الضخ مركزاً قرب احد اجزاء التدفق للحوض فان الانحدارات الحادة في بعض الحالات سوف تزيد من التدفق الداخلى الى الحوض في حين أن الضخ المختزل قرب الساحل سيرفع من مناسب المياه ليساعد في صد دخول مياه البحر .

ان الشكل التوضيحي للتكوين المائي المحصور والمحتوي على الماء الموضح في الشكل 5.12 ، يقترح الفرق المحتمل في السطوح القياسية الانضغاطية متى ما انحرفت المنطقة ذات الضخ العالي الى الداخل . اما اعادة تنظيم الضخ او اختزاله فلن يسمح بتطوير واستعمال كاملين للمتموفر من خزين المياه الجوفية المتوفرة. وعلى أي حال بدون تجهيزات مياه اخرى ، فان هذا التجديد يمكن تبريره في منع التكوين المائي بأكمله من التلوث.

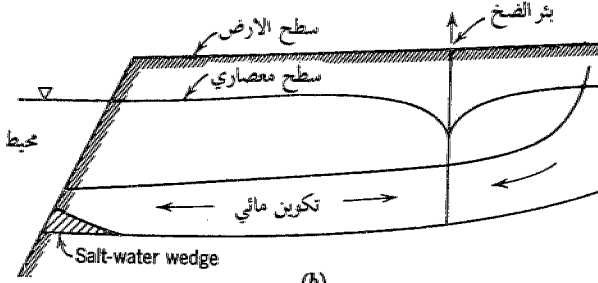
### التطعيم الاصطناعي : Artificial Recharging

ان الطريقة الواضحة لغرض السيطرة على اقتحام مياه البحر هي تلك التي تشمل على تطعيم التكوين المائي المقتحم من المنابع المنتشرة او ابار التطعيم . ان فرط الاستغلال سيسكن التخلص منه وستحفظ بصورة ملائمة مناسب المياه والانحدارات . ان الطريقة تقنياً





(a)



(b)

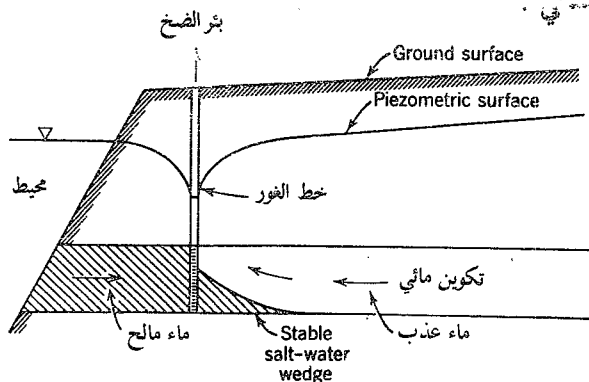
شكل (12 - 5) تأثير مكان الضخ على اقترام مياه البحر الى التكوين المائي الساحلي المحصور (a) الضخ بالقرب من الساحل (b) الضخ على البايستر

عملية حيث مناطق النشر اكثر ملائمة لتطعيم التكوينات المائية غير المحصورة و ابار التطعيم للتكوينات المائية المحصورة . مع ذلك قد لا يكون من السليم اقتصاديا بناء وتشغيل وادامة نظام التطعيم بدون اختزال ضخ الحوض . ان استيراد مياه اضافية عالية الجودة و تطعيمها صناعيا الى الارض و اخيرا ضخها خارجا في المناطق القريبة يشكل دورة باهظة التكلفة ، وذلك كفيلا باستمرار في أن يقود الى تكاليف ارواء غير معتدلة . في كاليفورنيا اخذ قيد الاعتبار تطعيم مياه النفايات ( و بخلاف هذا فانه يتم تصريفها بصورة مباشرة الى المحيط ) لهذا الغرض .

### غور الضخ : Pumping Trough

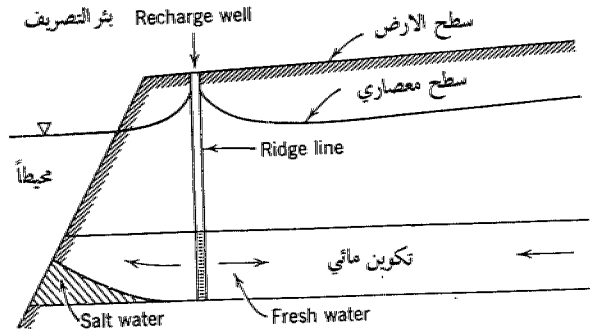
اذا كان خط الابار مشيدا قريبا من الساحل و موازيا له ، فان الضخ قد يشكل غورا او منخفضا في منسوب المياه الجوفية . ونتيجة لذلك فان الممالات الحادثة تحدد اقترام مياه البحر الى اسفين ثابت الى الداخل من الغور كما هو مرسوم في الشكل 6.12 لتكوين مائي محصور . مثل هذا الانشاء سيختزل سعة الخزن الممكن استعماله للحوض و سيكون باهظا ليركب و يشغل و يشكل ، و سوف يبدد المياه الجوفية بالمزيج من المياه العذبة و مياه البحر المضخه من الغور . لذا فانه قد لا يكون عموما ملائما اقتصاديا . و من الممكن تطبيق هذه الطريقة بصورة مؤقتة لاختزال الملوحة في التكوينات المائية المتحممة لحين استخدام طريقة

أخرى ، والأفانها اذا استخدمت على اساس دائم فالطريقة يمكن تبريرها فقط في الحوض ، حيث المياه الجوفية مالحة بصورة كافية بحيث يحتاج لتبديد كميات كبيرة لغرض المحافظة على التوازن .



شكل (6.12) السيطرة على اقتحام مياه البحر بواسطة حاجز الضغط الموازي للساحل  
حاجز الضغط . pressure Ridge .

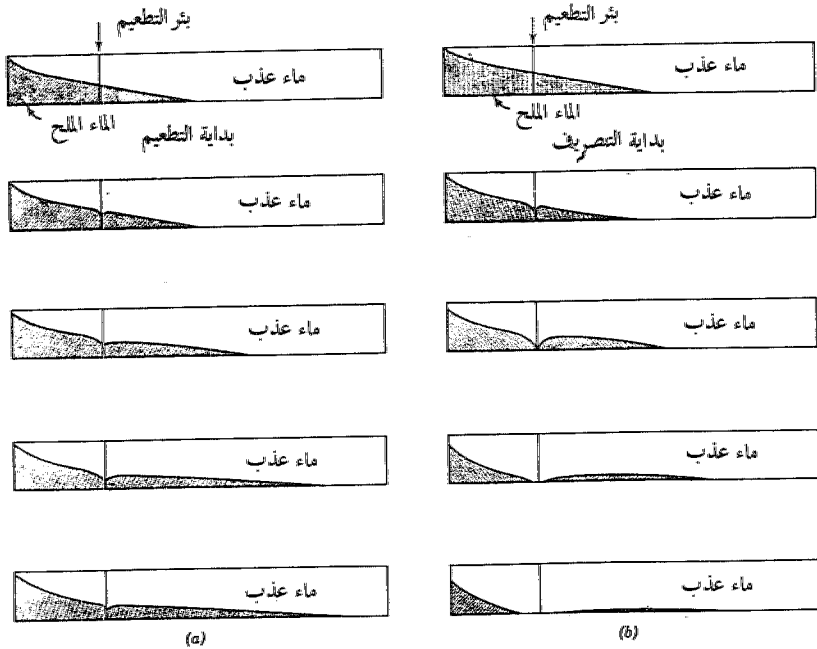
ثمة طريقة أخرى للسيطرة على الاقتحام هي بالضبط عكس الطريقة السابقة ، أي التكوين والحفاظ على حاجز ضغط للمياه العذبة مجاورة للساحل وموازية له . في التكوين المائي غير المحصور قد يخلق النشر السطحي للماء حاجزاً لمستوى الماء في التكوين المائي المحصور وان خط آبار التطعيم قد يشكل حاجزاً في السطح القياسي الانضغاطي . ان الحاجز يجب ان يكون غالباً بصورة كافية فوق مستوى سطح البحر ليصد مياه البحر كما هو مبين في الشكل (7.12) . ان كمية قليلة من الماء المطعمة صناعياً سيبدد الى المحيط اما الباقي فتتحرك باتجاه البر ليجوز جزء من ضخ الاستغلال مع آبار التطعيم . ان الحاجز قد يتكون من سلسلة من القمم عند كل بئر مع سروج وهي مرتفعات تصل بين كل قمتين متجاورتين . ان الارتفاع الضروري للسروج لتزيح مياه المحيط قد تتحكم بالمسافات بين الآبار ومعدلات التطعيم المطلوبة . ان الحاجز يجب ان يكون مثبتاً في الداخل باتجاه البر من الجهة المالحة ، والا فان مياه البحر داخل الحاجز سوف تساق أكثر الى الداخل . ولتوضيح ذلك فان المعطيات من دراسات نموذج الرمل لآبار التطعيم في تكوين مائي محصور موضح في الشكل (8.12) . ان التكوين المائي يمثل بالمستطيل حيث مياه البحر الى اليسار والمياه العذبة الى اليمين . في الشكل (a8.12) يكون معدل الحقن غير كاف لوقف الاقتحام على حين في الشكل (b8.12) هناك معدل الحقن الأعلى سيعكس الاقتحام . والمياه المالحة باتجاه البر للبر انبسطت وتحركت أكثر الى الداخل . ان طريقة السيطرة لها ميزة في عدم تحديد سعة خزن المياه الجوفية القابلة للاستعمال ، ولكن لها مساوئ من كلفة أولية وتكاليف تشغيل والحاجة



شكل ( 12 - 7 ) السيطرة على اقتحام مياه البحر بواسطة حاجز الضغط الموازي للساحل .

الى مياه اضافية . ان مياه النفايات المستصلحة ذات النوعية الملائمة قد تفي بجزء من الحاجة للمياه الاضافية المطلوبة .

ان التجربات الحقلية الواسعة لهذه الطريقة التي أجريت في مقاطعة لوس انجليس - كاليفورنيا Calif, Los Angeles قد شرحت في المقاطع الآتية :



شكل ( 12 - 8 ) نتائج لنموذج الرمل توضح نجاح مكان اسفين الماء المالح في التكوين المائي المحصور بعد التطعيم .

(a) بنسبة قليلة .

(b) نسبة كبيرة خلال البئر القاطع للاسفين ( هاردر واخرين 14 ) .

## الحاجز تحت السطحي : Sub surface barrier

ان الطريقة الأخيرة للسيطرة تشمل انشاء حاجز تحت السطح سيختزل نفاذية التكوين المائي بصورة كافية لمنع التدفق الداخلى لمياه البحر . 9.7

في التكوينات المائية الضحلة نسبياً ، ينبغي أن يكون هنالك حاجز أوسد مشيد من دعائم صفيحية (sheet piling) او من الأسفلت او السمنت او الملاط الطيني<sup>30</sup> ولاجتناب تشييد خندق فان غشاء غير نفاذ قد يمكن تكوينه من حقن احدى المواد الآتية خلال خط من الآبار وهذه المواد هي : أسفلت مستحلب وملاط سمنت وطين بنتونيتي ومحلول غروي سيليكى أو كالسيوم أكريلي .

ان الدراسات المختبرية للبنتونيات الطينية لهذه الغاية قد قادت الى الاستنتاج بان حاجز كاملا قد لا يكون مجهزا لاعمدة تباينية عالية بتماس مع المياه المالحة . ولكي نبرز الانفاق الابتدائي للحاجز تحت السطحي يجب ان تكون دائمية . ان النقص المسبب بواسطة اضرار الهزة الأرضية للحاجز ذات النوع الصلب يجب اخذها بنظر الاعتبار في بعض المناطق . ان الحاجز قد أثبت ملاءمة أكثر اذا ثبتت من خندق ضيق ، وخندق نهري ضحل مرتبط داخلها الى تكوين مائي كبير . ان الطريقة لها قابلية تطبيق محدودة وابتداء هي مكلفة وباهظة ولكن كلفة الادامة والتشغيل يجب ان تكون قليلة .

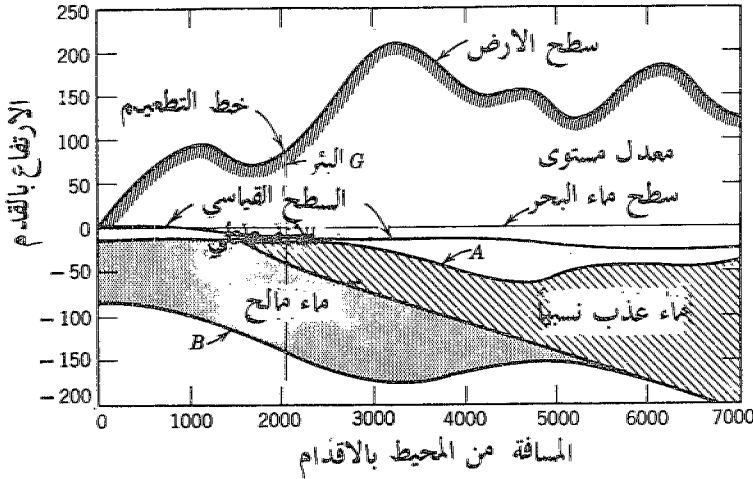
ان الفائدة التامة لسعة خزن المياه الجوفية للحوض يمكن صنعها بواسطة الحاجز من الطرق الخمس الموضوعه في اعلاه يجب ملاحظة أن طرق غور الضخ وحاجز الضغط لانحل المشكلة الأساس لاقتحام مياه البحر وفراط الاستغلال فقط متى ما يزال او يعزل كما في طريقة الحاجز تحت السطحي) هذا النقص فان المشكلة تحل . في بعض المناطق حيث المياه الاضافية متوفرة او تتوفر فمن المحتمل بان السيطرة على الاقتحام يكون غير ملائم اقتصاديا . وان نظرة مستقبلية الى الطرق المتنافسة اقتصاديا بتحويل مياه البحر الى مياه عذبة توضح لنا ان الضخ في التكوينات المائية الساحلية يمكن أن تختزل بصورة كبيرة او تترك وتزول الحاجة للسيطرة على مياه البحر المتخلصة .

الفحوصات الحقلية للسيطرة على الاقتحام عند ساحل منهاتن - كاليفورنيا :

(Field Tests for Controlling Intrusion at Manhattan Beach, California)

ان فحوصا حقليا تاما لطريقة حاجز الضغط قد اديرت بواسطة مقاطعة لوس انجليس قسم السيطرة على الفيضان عند ساحل منهاتن / كاليفورنيا<sup>4,5,18,19</sup> . ان التكوين المائي المحصور المنتخب للدراسة كان متفوسراً بصورة رديئة بواسطة مياه البحر . وقد تم تثبيت خط

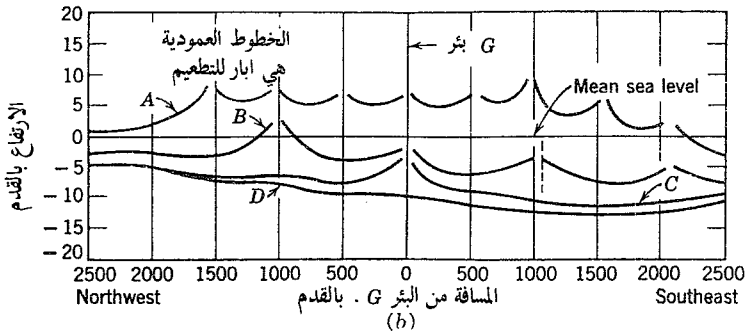
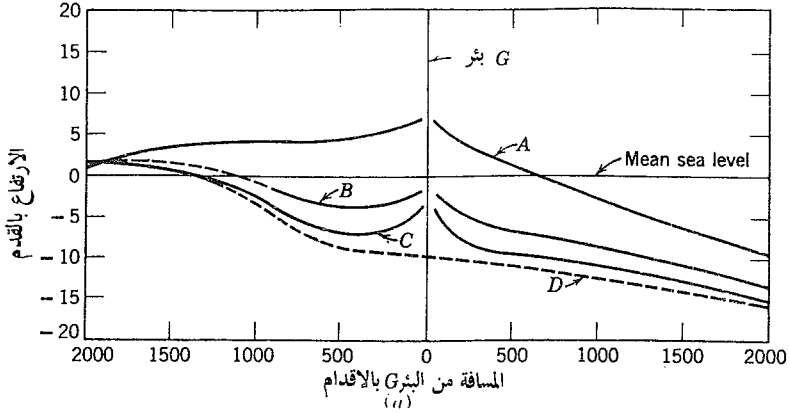
من آبار التطعيم الاصطناعي بحيث كان الخط موازياً للساحل. وحوالي ( 2000 ) قدم الى الداخل من المحيط حيث كان السطح القياسي الانضغاطي يتراوح ما بين 6 الى 12 قدم تحت مستوى سطح البحر ويحتوي الماء على 16,000 جزء لكل مليون (ppm) من الكلور ان الشكل ( 9.12 ) يبين المقطع العرضي لتكوين مائي موضحا الظروف الموجودة والسابقة لعملية التطعيم .



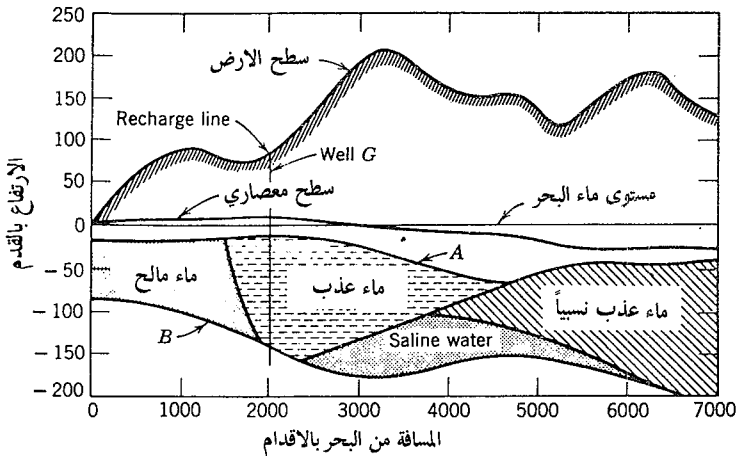
شكل ( 9.12 ) اقتحام مياه البحر في ساحل منهاتن في كاليفورنيا لتطعيم A- الحدود العليا للتكوين المائي . B- الحدود السفلى للتكوين المائي . ( لافرتي وغان ديركورف )

هناك آبار تطعيم ذات قطر 12 انج ومحاطة بـ 3 انج من حشوات الحصى وبمسافات 500 قدم فاصلة لتشكل خطاً ذا 4000 قدم في الطول . عدة ابار عملية صغيرة للملاحظة تم حفرها بجوار ابار التطعيم .

وعملية الحقن بدأت مبكرة في بئر واحدة في سنة 1953 . بعد ذلك ازدادت الى اربع ابار وبالنهاية الى ثماني ابار . ان الصورة الجانبية لمنحدرات الضغط العمودي الى وعلى امتداد خط التطعيم الموضح في الشكل 10.12 يبين أن الحقن أدى الى الحفاظ الناجح لحاجز المياه العذبة ان معدل الحقن الكلي المتجمع للآبار الثماني كان حوالي 5 اقدام مكعبة لكل ثانية ان تحليل الممالات نحو البحر ونحو اليابسة توضح ان نسبة 5% فقط من مياه التطعيم ستكون مبددة الى المحيط ، على حين سيبقى حوالي 95% من المياه ستجري باتجاه اليابسة لتزود حوض المياه الجوفية ان اضافة الكلور للمياه المطعمة صناعياً عند مستويات من 5 الى 8 جزء لكل مليون كانت ضرورية ؛ وذلك لمنع انسداد الآبار بواسطة المادة اللزجة البكتيرية ان تأثير برنامج التطعيم موضح بالشكل 11.12 وهو يبين مقطعاً عرضياً لتكوين مائي بعد مضي سنتين من بدء التطعيم الصناعي فيه . وبمقارنة هذا مع الشكل 9.12 يتضح



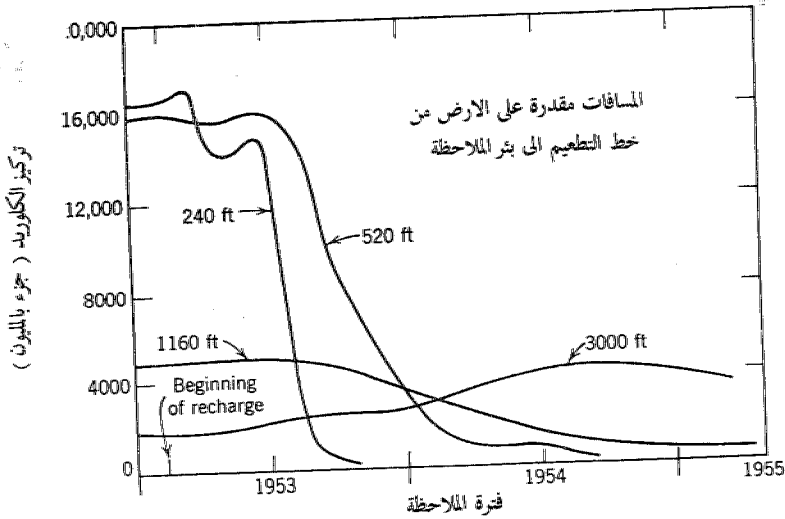
شكل (10-12) بروينل لسطوح معصاري (a) اعتيادي الى (b) على طول خط تطعيم الابار - ساحل متهانن كاليفورنيا  
 ايلول 16, 1953 - A حزيران 15, 1953 B آذار 10, 1953 - C و D مستوى المائي الاحصائي  
 ما قبل بداية التطعيم في شباط 1953 ( لافرتي وفان كووت 19 )



شكل (11-12) اقتحام مياه البحر في ساحل متهانن في كاليفورنيا لتطعيم A - الحدود العليا للتكوين المائي B - الحدود السفلى للتكوين المائي ( فرتي وفان ويركووت )

التغيير في السطح القياسي الانضغاطي واعادة توزيع المياه المالحة والعذبة يعتبر ظاهرياً ؛ بسبب ان مياه البحر قد سبق وان اتجهت نحو اليابسة من خط التطعيم ، وان عملية التطعيم نفسها قد خلقت موجة مألحة صغيرة من المياه المتحركة الى الداخل . باخذ نماذج الكلوريد من آبار الملاحظة يظهر أن هناك اختلافات واضحة في الملوحة خلال فترة التطعيم . ان نتائج أربع آبار مثبتة على امتداد خط عمودي على خط التطعيم والى الداخل كما يظهر في الشكل 12.12 . بينما تحرك الماء المحقون الى الداخل فانه يشكل اسفينا مغطيا للمياه المالحة المقتحمة ، بحيث ان المياه المالحة المحبوسة كانت تتسطح تدريجياً . ويؤدي دخول الماء العذب الى زيادة الاحتكاك بالمياه العذبة الواصلة الى الابار التي الى الداخل مع مرور الزمن . ان التحري قد اوضح الملائمية التقنية لادامة خط التطعيم موازياً للساحل لغرض السيطرة على اقتحام مياه البحر .

ان التبرير الاقتصادي<sup>19</sup> لمثل هذا الحاجز ليحمي حوض المياه الجوفية باكماله ، يتطلب بحث لقيمة تأمين الحماية لعطاء الضمان للحوض باكماله . ان كلفة تجهيز المياه الاضافية وكلفة وسائل التوزيع لمثل هذا التجهيز وقيمة الحوض لاغراض الخزن فضلاً عن علاقة توفير خزين سطحي مناسب . الدليل في مقاطعة لوس انجلوس قد قاد الى الاستنتاج بان الطريقة عملية ومناسبة فضلاً عن انها اقتصادية وتقنية في ان واحد .

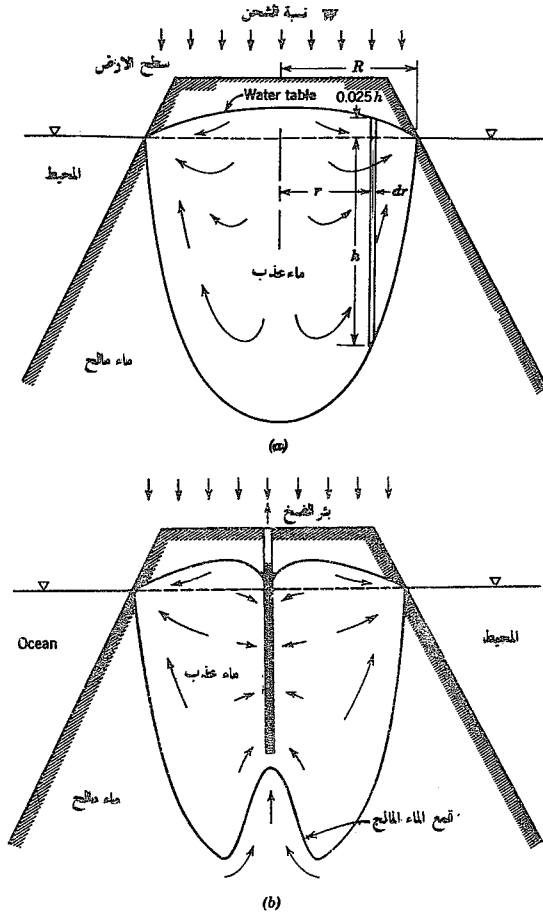


شكل ( 12 - 12 ) اختلاف تركيب الكلوريد مع الزمن في بئر الملاحظة على الارض من خط التطعيم في ساحل مناهتن - كاليفورنيا ( لافرتي وغان دير كوت 19 )

## علاقات المياه المالحة - العذبة على الجزر المحيطية

### Fresh - Salt Water Relation on Oceanic Islands

ان معظم الجزر المحيطية الصغيرة نفاذة نسبيا مكونة من رمل او صهير بركاني او مرجان او حجر الكلس لذا فان مياه البحر هي في تماس مع المياه الجوفية على كل الجهات بسبب ان المياه الجوفية العذبة مجهزة كليا بواسطة هطول الأمطار فإن كمية محدودة فقط هي المتوفرة. ان عدسة المياه العذبة المبينة في الشكل (a13.12) ، هي متكونة بواسطة الحركة الشعاعية للمياه العذبة نحو الساحل\* .



شكل (12) (13) عدسة الماء العذب في الجزر المحيطية الصغيرة تحت (a) الظروف الطبيعية (b) مع بئر الضخ

ان نفس الحالة ، عدا انها كانت في اتجاهين مختلفين ، حدثت للمياه الجوفية في الكتيبان الرملية المجاورة لبحر الشمال في نذرلاند ، الامطار المترشحة والتطعيم الصناعي في الكتيبان النفاذة كونت عدسات من المياه العذبة موارية للساحل ويقع تحتها الماء المالح ، وبما ان مياه الكتيبان يعتبر كمصدر مهم لتجهيز المياه في النذرلاند . لهذا السبب فان هيدروليكية المياه الجوفية في هذه المناطق قد تمت دراستها بشكل تفصيلي من قبل المهندسين الهولنديين <sup>١٥</sup>



من افتراضات العالم ديوييت Dupuit وعلاقة كايين - هيرزبيرك Ghyben - Herzberg ان حداً تقريبياً للمياه العذبة يمكن تحديده ، اذا افترض ان جزيرة دائرية ذات نصف قطر R كما هي مبينة في الشكل ( a13.12 ) والمستلمة مياه تطعيم فعالة من سقوط الامطار بمعدل W فان الجريان للخارج Q عند نصف قطر r هو :

$$Q = 2\pi rK (1.025h) \frac{d(0.025h)}{dr} \quad \dots\dots 12.8$$

حيث K هي النفاذية و h عرفت في الشكل ( a13.12 ) ، لذا فان التغيير في الجريان خلال اسطوانة ذات نصف قطر r وسماك dr تساوي الى :

$$dQ = 2\pi rWdr \quad \dots\dots 12.9$$

بالتكامل وبملاحظة أن Q = 0 عندما r = 0 تعطي :

$$Q = \pi r^2 W \quad \dots\dots 12.10$$

وبمساواة المعادتين 12.8 و 12.10 تعطي :

$$\frac{Wrdr}{0.0512 K} = hdh \quad \dots\dots\dots 12.11$$

بتكاملها وتطبيق الظروف الحدية فان h = 0 عندما r = R

$$h^2 = \frac{W}{0.0512K} (R^2 - r^2) \quad \dots\dots 12.12$$

لذا فان العمق الى المياه المالحة عند أي موقع هو دالة على التطعيم وسقوط الأمطار وحجم الجزيرة والنفاذية . ان التذبذبات في المد والجزر والتذبذبات الفصلية قد تشكل منطقة انتقال بين اجسام المياه المالحة والعذبة بطريقة مماثلة فان سطوح النضح عند خط الساحل معرضة الى تراكيز ملوحة مختلفة .

ان القرب الكثير لمياه البحر يجعل من الممكن أن تقتحم المياه المالحة الى المياه الجوفية العذبة ، حتى بدون الوصول الى فرط الاستغلال مالم تعطى العناية في تطوير تجهيزات المياه تحت الأرضية . إن بئر في الجزيرة يضح المياه بمعدل كاف لتخفيض مستوى المياه الى أو تحت مستوى سطح البحر الى اضطراب توازن المياه المالحة - العذبة . وطبقاً لعلاقة كايين - هيرزبيرك فان المياه المالحة سترتفع كمخروط موضح في الشكل ( b13.12 ) لتدخل

في التطبيق العملي فإن مزيجاً من الزعاق (brackish) من الماعين قد يسبب هجر البئر قبل وصول - التراكيز الملحمة قريباً من مياه البحر. ولتجنب هذا الخطر والحصول على أفضل عطاء من المياه الجوفية فإن آبار الجزيرة يجب تصميمها للحصول على أدنى انخفاض (drawdown). فقط قشادة (skimming) المياه العذبة من قمة العدسة. ورواق الترشيح (أنظر الفصل 5) متكون من نفق تجميع أفقي، قد صمم لهذا الغرض<sup>38</sup>. ان الانخفاضات الواقعة بين بضعة إنجات الى عدة أقدام تشكل في كثير من الحالات تجهيزات مياه وفيرة.

ان الأروقة المعروفة محلياً بآبار من طراز ماوي (Maui - type wells) قد وضعت بصورة واسعة للري ولتجهيزات المياه المحلية في جزرهاواي<sup>34</sup>. جزر مارياناز<sup>24</sup> (Marianas) في المحيط الهادي وجزر اليهاما<sup>31</sup> (Bahama) وجزر برمودا<sup>38</sup> (Bermuda) في المحيط الأطلسي مصادر مياهها من أروقة الترشيح.

### تشخيص مياه البحر في المياه الجوفية

(Recognition of Sea Water in Ground Water)

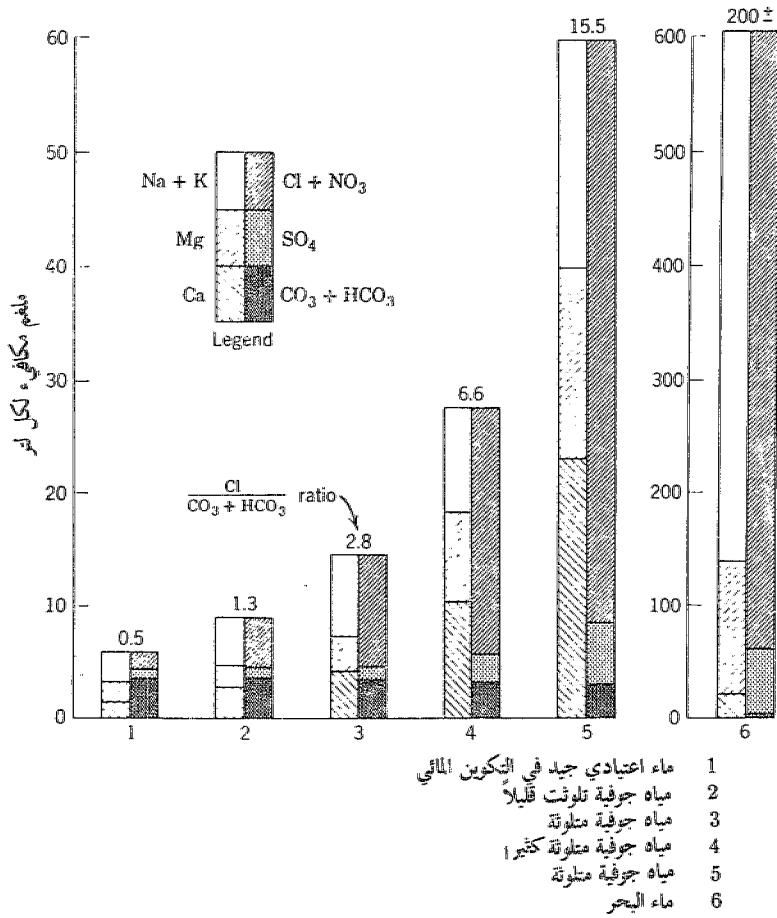
ان تحليل نماذج المياه الجوفية المتجمعة في انطقة اقتحام مياه البحر قد يري تركيباً كيميائياً مختلفاً عن خلط متناسب بسيط لمياه البحر والمياه الجوفية.

من الممكن حدوث تعديلات في تركيب مياه البحر الداخلة الى تكوين مائي بثلاث عمليات<sup>29</sup> هي:

- أ - التبادل القاعدي بين الماء ومعادن التكوين المائي<sup>22</sup>.
- ب - اختزال الكبريتات واحلال الجذور الكاربونية أو غيرها من الجذور الحامضية الضعيفة.
- ج - الاذابة والترسيب.

ان العملية الأخيرة فقط يمكنها تغيير التركيز الكلي للملح، على أي حال فإن العمليتين الأولى والثنتين تتطلبان الحفاظ على توازن أيوني يمكنهما تغيير النسبة المئوية بالوزن للمكونات الملحمة المختلفة، وبالتالي مجموع المواد الصلبة المذابة في أجزاء من مليون.

ولتجنب التشخيصات الخاطئة لأقتحام مياه البحر كما ظهر بالزيادة الطارئة لأجمالي الاملاح المذابة، فإن العالم ريفيل<sup>29</sup> Revell أوصى بنسبة من الكلوريد البيكاربونات Chloride-Bicarbonateratio كقاعدة لتقييم الاقتحام\*.



شكل (14.12) التحليلات الكيميائية لخطوط ابار المياه من وادي سالينيس كاليفورنيا ، والممتدة من مركز التكوين المائي الى الساحل . نسبة الكلوريد .. البيكاربونات مبنية فوق كل شكل (سمسون 33)

ان الكلوريد الذي يمثل الأيون الغالب لمياه المحيط لا يتأثر بالعمليات المبيئة في أعلاه ويتواجد عادة - بكميات صغيرة فقط في المياه الجوفية وعلى التقيض من ذلك فإن البيكاربونات هي الأيونات السالبة المتوفرة على الأغلب في المياه الجوفية وتتواجد بكميات قليلة فقط في مياه البحر .

وعلى الرغم من أن الملوثات غير مياه البحر يمكنها تغيير نسبة الكلوريد - البيكاربونات فإن هذه نادراً ما تكون مهمة في الماء المأخوذ من بئر معرض للاقتحام .

ان تطبيقاً لهذه النسبة يمكن رؤيته بسلسلة التحليلات الكيميائية في الشكل (14.12) . حيث تم أخذ نماذج من آبار في وادي سالينا/ كاليفورنيا على طول خط يمتد من التكوين المائي . خلال نطاق من مياه البحر المتحممة ، الى الساحل . ان زيادة نسبة الكلوريد - البيكاربونات اضافة الى الملوحة الاجمالية يمكن ملاحظتها مع الاقتراب من الساحل (من نموذج 1 الى 6) .

## الفصل الثالث عشر المظاهر الشرعية للمياه الجوفية

مع التطوير الاكمل لمصادر المياه في المستقبل فإن الادارة المتزايدة لانظمة الجداول واحواض المياه الجوفية ستكون مطالبة بالمحافظة على زيادة وادامة عطاء المياه ذات النوعية الجيدة . مثل هذه الادارة لاتعتمد فقط على المعرفة الصحيحة لظروف المياه الطبيعية، ولكن ايضا وبنفس الاهمية على السيطرة الشرعية لاستعمالات المياه مما هو معقول وعلمي . وقد دعا العالم مكجينيز<sup>13</sup> (MeGainess) الى تشريعات هايدرولوجية ثابتة . وهناك الكثير مما ينتظر عمله ليفسر وييسر ويدير قوانين المياه الجوفية في الولايات المتحدة . ان دائرة المسح الجيولوجي وهي تعمل بقدرة استشارية على أساس من التلاؤمية الهايدرولوجية لقوانين المياه المقترحة قد ألقت ضوءاً قوياً على بعض المسائل القانونية الموجودة على حين هناك عدة ولايات مشغولة بجديفة في تهية تشريع جديد مؤد الى تحسين دساتير المياه .

انظمة التسمية للمياه الجوفية :

### Systems of Title to Ground Water

ان حق المياه هو حق مخول بواسطة القانون لاحراز ملكية المياه النابعة من مصدر طبيعي . لتجهيز المياه ولوضعها موضع الاستفادة الصحيحة في الولايات المتحدة هناك مبدآن أساسان لقانون المياه ولارساء حقوق المياه كالاتي :

مبدأ القانون المشترك للحقوق الضفية ( خاص بصفة نهر) ومبدأ الافرادات او التخصيصات السابقة .

ان الحق الضفي بني على أساس ملكية الارض الملامسة او القريبة من تجهيز المياه الطبيعية ، لهذا فبالنسبة للمياه السطحية يطبق على الارض المحيطة بالجدول . اما بالنسبة للمياه الجوفية فإن ملكية الارض المغطية للتكوين الحامل للماء تصح هي القاعدة . ومن هنا فان مصطلح حق ملكية الارض<sup>17</sup> هو اكثر تعبيراً .

ان حقاً مناسباً مسبقاً مبني على اساس تخصيصات استخدام المياه العائدة الى الصالح العام مع الحقوق المسبقة التي لها افضلية على المتأخرة . أحد المبادئ بنيت على اساس تعيين الموقع في حين أن الأخرى بنيت على اساس الوقت . ان تعاكس طبيعة هذه المبادئ قد سبب صعوبات في تفسير حقوق المياه في الولايات المتحدة حيث كلاهما مطبق .

## مبدأ ملكية الأرض

### Doctrine of Land Ownership :

ان مبدأ حقوق ملكية الارض كان قد نشأ في انكلترا في النصف الاول من القرن التاسع عشر معطيا اياه اسم القاعدة الانكليزية للاستخدام غير المحدود طبقا لهجنز<sup>8</sup> Hutchiris (... ان البراهين العملية لقبول القاعدة الانكليزية للمياه المتخللة كانت : - أ - ان مصدر ، وجريان هذه المياه كان مجهولا الى درجة كان من المستحيل معها ان تنظم اي احكام تشريعيه تحكمتها .

ب - التعرف على الحقوق المقارنة لملاكي الاراضي المتجاورة سيؤدي الى تداخلهم بشكل بين في المشاريع العامة المهمة مثل تصريف الأرض ... الخ

ان المنافسة على المياه في الولايات المتحدة خصوصا في الغرب قد جعل القاعدة الانكليزية ذات الاستعمال غير المحدود غير مناسبة ، مستنبطا من دعوى\* في منطقة نيوهاشباير (New Hampshire) . في عام 1862 أتى بالمبدأ الذي ينص على ان حق - الانسان لاستعمال المياه المتخللة على أرضه المملوكة يكون محمداً بواسطة الاستعمال المقابل لجاره "ويقيد الكل باستعمال معقول للحق المشروع ، استعمال معقول للملكية الخاصة على مرأى من الحقوق المتشابهة للآخرين". وهذا ما أصبح يعرف بالقاعدة الامريكية للاستعمال المناسب ، التي أقرت في عدة ولايات حيث كان مبدأ الأرض مطبقاً .

في سنة 1903 . فان دعوى السيد كاتز ضد السيد وولكنشو (Katz Versus Walkinshaw) في كاليفورنيا ادت الى تعديل اضافي لمبدأ حقوق ملكية الارض . ان محكمة كاليفورنيا العليا نصت على أن "في حالات الخلافات والنزاعات بين ملاك الاراضي المتعلقة بالمياه لغرض الاستعمال على الأرض والذي لهم حقا مساوياً وفي حالات يكون فيها التجهيز غير كاف للكل ، يكون حلها اعطاء الكل - حصة مناسبة ومنصفة . وهذا ما أصبح يسمى بقانون كاليفورنيا او مبدأ الحقوق المتلازمة . وهو ينص على ان الحقوق لملاك الارض فوق حوض مشترك للمياه الجوفية هو مساو ومتلازم بحيث ان اي واحد من الملاك لا يستطيع اخذ اكثر من حصة ولو لاستعمالها في ارضه ، اذا كانت حقوق الآخرين متضرره بذلك . هنا الاستعمال المعقول لا يعني ان استفادة مالك الارض من كل المياه النافعة يعد شيئاً معقولاً بصرف النظر عن احتياج الآخرين لها ولكن فقط حصته المعقولة اذا لم يكن هناك تجهيز كافي لكل الاحتياجات ، فيجب ان يكون الاستعمال محمداً في اوقات قصيرة الامد وذلك لكافة الاراضي المغطية لحوض المياه الجوفية . على اي حال متى ما كان التجهيز وافرا ولا يوجد اضرار فان اي كمية ممكنه تعتبر معقولة ويمكن اخذها للاستعمال على الارض المغطية أو اراض اخرى .

## مبدأ التخصيصات السابقة Doctrine of Prior Appropriation :

ان الفكرة الأساس للمبدأ الثاني هي أن مالك الأرض ليس له حق متأصل لاستخدام المياه من مصادرها المجاورة او التي دون ارضه ، ولكن تلك الحقوق لهذه المصادر كانت مبنية على اساس الاسبقية في الوقت للاستخدام المفيد ، ويمكن ان تفقد بعد الانقطاع عن الاستعمال ، لهذا فان المخصص هو ذلك الشخص المستعمل للمياه التي كانت معتبرة كملكية عامة سبق استخدامها بواسطة الآخرين .

ان مبدأ التخصيص في الولايات المتحدة يمكن ارجاعه الى المشتغلين الاوائل بالتعدين في كاليفورنيا الذين اخذوا المياه من الجداول لغرض استعمالها في الاستتبار Placermiming ( الاستتبار : - هو غسل الراسب الغريني لاستخلاص دقائق الذهب التي يشتمل عليها ) على الاراضي العامة . ان محكمة كاليفورنيا العليا اقرب المبدأ من سنة 1855 على حين قرارات الكونغرس في اعوام 1866, 1870 اقرت بالحق لتخصيص الماء على الاراضي العامة وحمته حتى تلك الاراضي التي انتقلت فيما بعد الى الملكية الخاصة .  
ان قرار الأرض الصحراوية في سنة 1877 يشتمل على الاتي :

مهما يكن ، فبشرط ان حق استعمال المياه من قبل شخص يؤدي بالطريقة نفسها الى اي بقعة من ارض صحراوية ذات مساحة 640 اكر التي سوف تعتمد على - التخصيص الاصلي السابق . ومثل هذا الحق سوف لا يتعدى كمية المياه المخصصة اصلاً والتي تعد كافية لغرض الارواء واستصلاح الأراضي . وكل المياه الفائضة عن مثل هذا التخصيص الحقيقي والاستعمال معاً مع مياه كل البحيرات والانهر والمصادر الاخرى لتجهيز المياه على الارض - العامة . وليست الانهر الصالحة سوف تبقى او تحتفظ بطلاقة لغرض التخصيص والاستعمال العام لاغراض الري والتعدين وموضوع اغراض التصنيع والتي تخضع للحقوق الموجودة .

في الوقت الحالي كل السبعة عشر لاية الغربية تقر مبدأ التخصيص السابق ، لحد ما . في الأساس ينص المبدأ على ان للشخص الذي له الاسبقية الزمنية مستفيداً من استعمال المياه هو الاول في الحق . لهذا فخلال العجز او النقص فان المخصصون التالون يجب ان يوقفوا استعمالهم في ترتيب معاكس من الاسبقية . وليست هناك حقوق مكسبة للاستعمال غير النافع للمياه بسبب الطبيعة المتضاربة لكلا المبدأين الرئيسيين لقانون المياه . فان على الولايات ان تقر أياً من المبدأين تتبع ؟ على الرغم من ان كليهما مستخدمان . وبعض الولايات تتبع كلا القانونين الى حد ما ..

ان الميل الحديث كان لضعاف حقوق ملكية الأرض في صالح من التخصيص السابق . ان التأكيد - المتزايد كان موضع استعمال نافع ومعقول ، حيث كان العجز في المياه متفاقماً ..

وقد صرح العالم مكجينز<sup>13</sup> بان اعضاء دائرة المسح الجيولوجي الذين اعطوا عناية للموضوع يعتقدون ان مبدأ التخصيص السابق له علل اقل من مبدأ ملكية الارض . ويمكن ان يعمل به ليقود الى درجة اعظم من التطور وحماية اكبر للحقوق الراسخة . العالم ويلزا . هجنز Wells A,Hutchins ، من المتخصصين الاوائل ، في قانون المياه الغربية ومصالحة تخطيط الموارد الوطنية اللتين اوصتا معاً بمبدأ التخصيص السابق كأفضل طريقة متوفرة لتوطيد حقوق المياه .

### الحقوق التقادمية : Prescriptive Rights :

في ولايات معينة حيث ملاك الارض او المخصصون السابقون يمكن ان يفقدوا حقوق مياههم بالاستعمال غير الكفء او التقادم ( وهو الحق المكتسب بمرور فترة من الزمن ) ان المدعي للحق التقادمي يجب ان يفي بظروفاً معينة محددة بالقانون في كالفورنيا . على سبيل المثال ، ان حقاً تقادماً يمكن ان يكتسب بأخذه ووضع موضع استعمال مفيد ولخمس سنين متعاقبة ، مياه جوفية لملاك الارض فوقها او للمخصصين السابقين الذين لهم حقوق فيها فاذا كان المالك المحق قد فشل في ان يعترض على الاستخدام غير القانوني قبل نهاية خمس السنوات او فترة تقادم خمس السنوات ، فهو يفقد حقه في الاعتراض والحق التقادمي يكتسب بواسطة المدعي .

### التفسير الشرعي للمياه الجوفية

#### Legal Interpretation of Ground Water :

ان كثيراً من الاربك في التفسير الشرعي للمياه الجوفية يتوافق بالماضي عندما كانت المياه الجوفية غير مفهومة تماماً\* . معظم قوانين المياه في الماضي كانت مبنية على محاولة التمييز بين « مجاري المياه » التي تعرف بالجداول الطبيعية للسطح أو للمياه تحت الأرضية الجارية في قنوات محددة من مصادر محددة من جهة « والمياه المتخللة » والتي هي المياه المتحركة ببطء خلال الارض ولكنها ليست جزءاً من اي جدول تحت ارضي محدد .

ان قرارات محاكم مختلفة صنفت المياه المتخللة الى منتشرة ، ورافدة الى العيون ومجهزة للآبار السطحية ، والمياه المتسربة او الناضحة . ان قانوناً عملياً للمياه الجوفية يجب ان يطبق على كل المياه في منطقة الاشباع ويجب أن يُعرف الاتصال الداخلي بين مياه السطح والمياه

\* على سبيل المثال ، فان القول التالي ظهر في قرار المحكمة عام 1850 ( Roath Us. Driscoll, 20 Conn.533 )

[ المياه الجوفية ] ترتفع الى علو عالٍ وتتحرك جانبياً بتأثير لارادة لنا فيه . وهذه التأثيرات تعتبر أيضاً سرية ومتغيرة ويصعب السيطرة عليها . ولا يستطيع اخضاعهم للقانون ، ولا يمكن عمل نظام او قواعد معينة لهم كما هو الحال في حالة الجداول على سطح الارض .

الشمس<sup>13</sup> . في بعض الولايات حيث تطبق احكام مختلفة من القانون على مجاري او مسارات المياه الجوفية والمياه المتخلفة - ان مشاكل التفسير المعقد في دعاوي المحكمة قد خلقت بواسطة هذه التمييزات الاصطناعية .

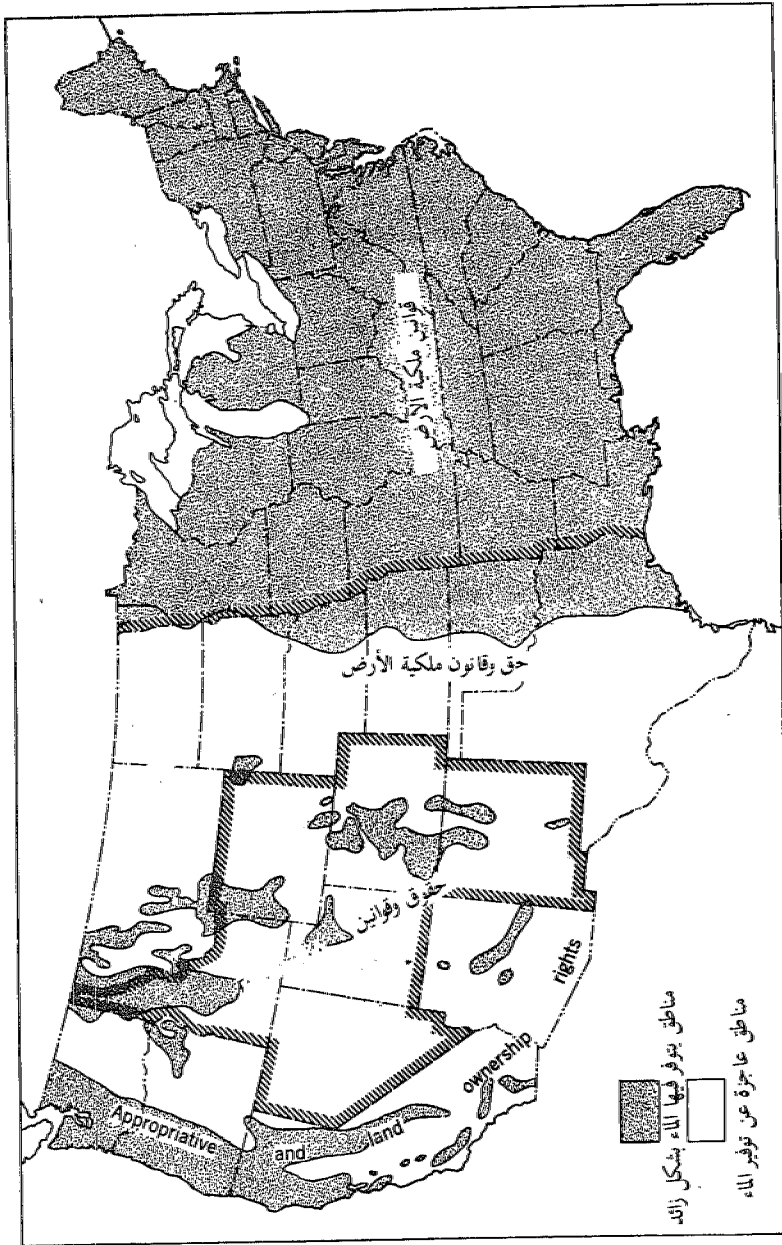
## قانون المياه الجوفية في الولايات المتحدة

### Ground Water Law in the United States :

ان اجماع الرأي الرسمي هو ان سيطرة شرعية مطلوبة للمياه الجوفية يمكن وينبغي ان تنجز في الولاية عوضاً عن المستوى الفيدرالي مع كثير من السيطرة بقدر ما يمكن تطبيقه من قبل المستغلين المحليين للمياه الجوفية . ومن المستحسن ان تكون قوانين الولايات المختلفة متينة ومتماسكة قدر الامكان معاً في المبدأ وفي الاتفاقيات الرئيسة لكي تسهل سيطرة بشأن المياه بين الولايات . ان قوانين المياه الجوفية في الولايات المختلفة تختلف بصورة كبيرة في المبدأ ودرجة التطور . وهناك عدة ولايات قد نظمت احكاماً مبنية على قرارات المحكمة عوضاً عن قرارات تشريعية . ان اختلاف - قوانين الولاية متحدة مع التعديلات المستمرة قد جعل من المتعذر ان تلخص هنا قوانين المياه الجوفية للولايات المختلفة . التحليلات الحديثة لقوانين المياه الجوفية للولايات قد وضعت بواسطة هاجنز ومكجين<sup>3</sup> من مصلحة تخطيط الموارد الوطنية<sup>14</sup> ، رئاسة لجنة سياسة الموارد المائية وكذلك توماس . ان مبادئ حقوق المياه التي اتخذت بواسطة ولايات مختلفة تتبع عموماً الشكل المناخي كما موضح بواسطة توماس<sup>17</sup> . في الشكل 1.13 بين مناطق المياه الزائدة طبيعياً والنقص\* ( مبينة على أساس فيما اذا كان معدل هطول الامطار السنوي يزيد على معدل التعرق السنوي ام لا ؟ ) معاً مع مبادئ حقوق المياه للولايات . في (31) ولاية شرقية ذات مياه فائضة يكون هطول الامطار اعتماداً كافياً لتجهيز المياه الكافية او جوار الارض ذات الملكية الخاصة . وهنا تبدو غلبة مبدأ ملكية الأرض .

ان النقص الحديث في المياه في المناطق ذات الكثافة السكانية العالية سببت القيام باستيراد مياه لهذه المناطق من مصادر اخرى قد تقود في المستقبل الى ارساء تعديلات لمبدأ التخصيص السابق . ان ولايات جبال روكي هي ولايات قاحلة عدا المناطق الجبلية . وكمية الامطار الساقطة فيها غير كافية حتى للزراعة الجافة . والمحاصيل تعتمد على مياه الري المستوردة ، لذا فان مبدأ التخصيص السابق يكون هو الغالب . ان ولايات ساحل الباسيفيك وولايات السهول العظيمى ابتداءً من ولاية مونتانا الى تكساس تميل الى الاخذ بمبدأ ملكية الارض





شكل 1.13٠ مبدأ حقوق الماء والمقرب بواسطة الولايات المختلفة ضمن الولايات المتحدة الأمريكية ويظهر فيها مناطق الماء الطبيعي الزائد والناقص (توماس)

ومبدأ التخصيص السابق معاً . مناخياً يأتي هذا بسبب ان ولايات ساحل الباسفيك تحوي مناطق قاحلة ومناطق رطبة معاً ، على حين أن ولايات السهول العظمى لها مناخ شبه جاف متوسط بين "التي في الغرب القاحل والشرق الرطب .

## حقوق المياه في مناطق فرط الاستغلال

### Water Rights in Overdraft Areas :

ان مشاكل صعوبة لحقوق المياه الجوفية قد تنشأ في المناطق المفرطة الاستغلال حيث الانسحاب السنوي يطغي على التزود . ان المياه الفائضة تأتي من الخزن وذلك بسبب اعتبار الماء كمورد طبيعي متجدد ، فان استخراج المياه الجوفية يعتبر غير مرغوب من وجهة نظر الحفاظ ( أنظر الفصل 8 ) \* على أي حال في حالة عدم وجود مصدر متوفر بديل عن الماء فإنه يبدو ان الرأي العام يفضل التقييد عن المياه ، وبكلمات اخرى من المستحسن ان يستمر حق المياه حتى يستنفذ مصدر المياه عوضاً عن تحديد السحب لاطالة امد توفر المياه بصورة غير محدودة . في حالة من هذا القبيل ، تكون حقوق المياه التي يطول امدها ضمنياً بصورة غير محددة مع الزمن قد تستمر برغم احتمالية عدم وجود مياه لتزويدها .

ان الادارة والسيطرة على المياه الجوفية في المناطق المفرطة الاستغلال تواجه عدة مشاكل تقنية وشرعية معقدة يمكن ممارسة عمليات السيطرة بواسطة منظمة ملاك الاراضي ، الذين يوجد في اراضيهم مياه جوفية وذلك بواسطة وثيقة الزامية صادرة عن قرار محكمة وبمساعدة خبير أروائي أو بوكالة ادارية عامة . ان المشاكل العملية للتنظيم تشمل الأمد الطويل والكلفة الباهظة للدعاوي - القضائية المتضمنة عادة . ومن المعتاد أن محاولات لتنظيم الضخ من حوض مياه جوفية سترتبط بكل أصحاب الملكية الخاصة كطرف من أطراف الدعوى . ولسريان كل حقوق المياه يجب عرضها وفحصها كما يجب تحديد هايدرولوجية الحوض ليس هناك وجود لطريقة واحدة لتنظيم أحواض المياه الجوفية . والحالات أو الأوضاع الانفرادية تتعلق بتغيير الظروف الهايدروليكية - الاقتصادية والشرعية مما ينتج عدة حلول مختلفة . ان من الواضح ، مع ذلك ، فإنه من الأيسر ان يمنع الاستغلال المفرط بدلاً من ان يعالج في كثير من الولايات الغربية . بعض خزانات ومستودعات المياه الجوفية قد اعلن عن اتمام تخصيصها ، ونتيجة لذلك لا يسمح بأية تطورات لهذه الاحواض . ان بعض الولايات الشرقية وباجازة آبار جديدة تحدد ضخ الاستغلال وعدد السنوات التي قد يستمر الضخ خلالها ان السلطات

\* انظر الصفحة السابقة

التي تضمن حماية هذه الحقوق لأجل الصالح العام تتضمن مبدأ التخصيص المسبق طالما أن حقوق المياه تصبح دالة للزمن أكثر مما هي للملكية الأرض . مثال وافي للسيطرة بدأ بفعل مستعملي الماء حدث في حوض - ريموند التابع لوائي سان غابريل في كاليفورنيا الجنوبية هذا الفعل كان قد ابتدئ لأن تجهيز مياه إضافية ، منطقة مياه العاصمة الماء منقولاً بقناة من نهو كولورادو وكان متوفرًا ، والا كان فان عدم التأكد من النتيجة كان سيمنع هذا الفعل . ان مدينة باسادينا احدى مستخدمات الماء ابتدأت فعلاً مماثلاً في عام 1938 لاصدار حكم قضائي فيما يخص كل حقوق المياه الجوفية في الحوض بعد ان اقر مهندسوها بان تطعيم المياه الى حوض ريموند قد زاد بصورة هائلة بواسطة النرح وكان واحد وثلاثون طرفاً مشمولين بالدعوى .

وفي عام ١٩٣٩ بعد ان قدم عدد من الاطراف المعنيين التماساً احالت المحكمة القضية الى القسم العام لموارد المياه لافرار الحقائق الفيزيائية . وقد ابلى القسم المذكور في 1943 بأن التطعيم كان قد بلغ حوالي 70 من النرح وجاء حكم نهائي في 1944 مع قرار من محكمة كاليفورنيا العليا بان الضخ من قبل جميع الاطراف ينبغي ان يخفض تناسياً لجعل اجمالي الضخ السنوي لا يتعدى عطاء الضمان .

تمت استشارة خبير اوائي لتفحص الضخ ، ولحسن الحظ تم تحقيق التفضيض بدون ان يحرم اي شخص تجهيزه المائي ، لأن تلك الاطراف التي كانت تمتلك مصادر اخرى للمياه مثل مدينة باسادينا كعضو لمنطقة مياه العاصمة سمح لهم ببيع كل او بعض المياه سنوياً تلك المياه التي كانت لهم حقوقها في الحوض ، لاولئك الذين لا يمتلكون رخصة او تصريحاً في استعمال مصدر آخر . هذا الماء المشتري يمكن ضخه من قبل المشتري من اباره الخاصة وقانون اخر حديث سن في كاليفورنيا كان قد صمم لتشجيع تطوير مصادر المياه البديله بدلاً من المياه الجوفية ويطبق هذا القانون فقط على المقاطعات التي تمتلك مناطق الاستغلال المفرط الواضحة المعالم حيث شخص القانون ان حق المياه لمستخدم المياه الجوفية لن يتلف بوقف او تقليل استخلاصه المياه الجوفية ، فيما اذا استعمل عوضاً عن تلك المياه مصدراً مناوباً مما هو ليس برافد من مصدر المياه الجوفية .

السيطرة القانونية على المياه الجوفية والمطعمه صناعيا :

Statutory Control of Recharged Ground Water :

ان غالبية قوانين المياه الجوفية الموجودة حالياً قد طورت لتغطي استخدام تجهيزات المياه الجوفية الطبيعيه . حيث المياه السطحيه قد وضعت أو حلت الأرض لتكمل المياه

\* Pasadena v. Alhambra, 33 Calif. (2d) 908, 207 Pac. (2d) 17 (1949); certiorari denied, 339 U. S. 937 (1950).

الجوفية . ان حق استخدام مثل هذه المياه المطعمة قد يستند على مبادئ مختلفة من تلك المطبقة على المياه الطبيعية . كما اوضحت بواسطة العالم هاردنك (Harding) . ان الحقوق الى المياه الجوفية المطعمة قد تكون مفوطة بالملك فوقها بمنظمة لملك الارض الحاوية اراضيهم على مياه جوفية او بوكالة غير مالكة للارض أو في الولاية .

ان الملك المتضمنة اراضيهم مياهاً جوفية يمكن ان يطالبوا بالمياه الجوفية المطعمة صناعياً حيث لا يكون هناك مطالبات ملكيه قد نظمت بواسطة الوكالة المسؤولة على حدودها . التجهيز الاصطناعي يحل بالمياه الجوفية المتروكة التي تمتزج بالتجهيز الطبيعي . بسبب ان المشاريع الفيزياوية مطلوبة لتزويد تجهيزات المياه الجوفية الاصطناعية وعادة تتجاوز التكليف المشموله موارد الملك الفردين . وثمة منظمة لملك الارض المستفيدين قد تمويل التطعيم وتستبقي الحق للمياه المكتملة في ولايات حيث يكون تطعيم المياه الجوفية مشروعاً ومملنا عن كونه استخداماً مفيداً فان هيئات ، كهيئات السيطرة على فيضانات الارواء ومقاطعات صيانته المياه قد احتفظت بحق للمياه المطعمة الى اعضائها . ان حقوق المياه بواسطة وكالة تخزن المياه الجوفية تحت اراضي آخرين وضحت بواسطة جهود دائرة استصلاح اراضي الولايات المتحدة لحفظ الحقوق الى كل الجريان العائد والخساره من مياه المشروع المسلم الى المناطق المتعاقدة . ان هذه المطالب تقدم مشاكل قانونية ومشاكل فيزيياوية معقدة . والموضوع تحت الدراسة الجديده في مشروع الوادي المركزي في كاليفورنيا . هناك مياه جوفية غير مخصصة في معظم الولايات الغربية تعود الى الولاية ، لهذا فاذا اكتسبت الولاية مياهاً سطحية ووضعتها تحت الارض على اراض لا تمتلكها فتكون مخالفة للمصلحة العامة في وكالة ليست مالكة للاراضي .

التنظيمات الشائعه المطبقة على المياه الجوفية :

#### Common Regulations Applying to Ground Water :

ان تنظيمات متنوعة سبق وضعها في أغلب الولايات لتسهيل تطوير المياه الجوفية في فائدة المصلحة العامة . وبعض متطلبات الولاية الأكثر شبيهاً كمايلي : أن أي شخص يحفر آباراً لغيره يجب أن يكون مرخصاً لهذا العمل . انشاء أو التعميق أو إعادة التنقيب أو حفر البئر يجب أن يسجل بصيغ مفروضة . بعض الولايات تحتاج لرخص حفر البئر عوضاً عن ذلك . والحفارون يجب ان يقدموا سجل الاداء الجيولوجي مشتملاً على العمق واللون والخاصية وحجم المواد وتركيب الطبقات المخترقة لكل الابار الجديدة والمعتمده . ان الابار المجهزة للمياه المنزليه أو المحليه يجب ان تتشاء بصورة ملائمة وتنتهي لتمنع الاتصال أو التلوث .

والآبار الارتوازية المتدفقة يجب أن تغطي أو تنظم بمعدات ملائمة لمنع خساره .  
والآبار المهجوره يجب ان تغلف ( يكون لها حاجز ) لمنع الخسارة والتلوث والحوادث .  
ان الماء المضخ لغرض التبريد والتكييف يجب ان يعاد الى الارض خلال ابار التطعيم .  
ولايات اخرى تنجز نفس الهدف بواسطة فرض ضريبة بالوعة على المياه الجوفية المضاعة في  
البويع . ان التخلص من اي تلوثات مثل المحاليل الملحية والنفايات الصناعية التي تفسد  
نوعه تجهيزات المياه الجوفية العامة يمكن تحديدها .

## الفصل الرابع عشر

### دراسات النماذج والتحليل العددي للمياه الجوفية

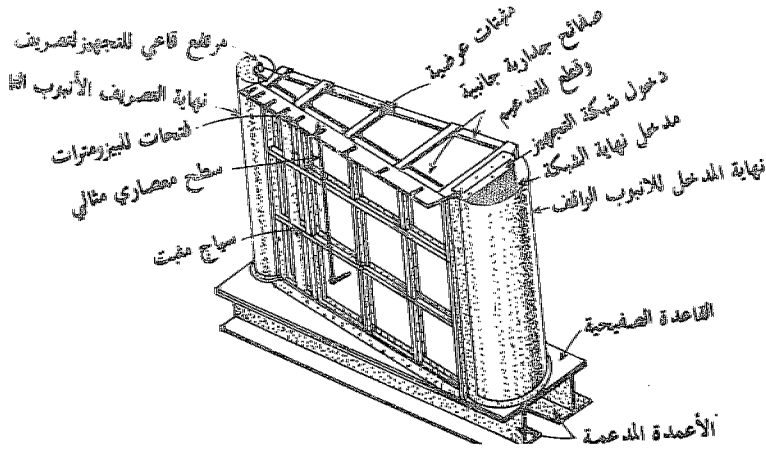
ان توزيع وجريان المياه الجوفية يمكن دراسته بواسطة التقنيات التحليلية الحقلية وتقنيات النماذج ، حيث أن دراسات النماذج وطرق التحليل العددي يمكن أن يكون لها تطبيقات مفيدة متى ماكان التحليل المباشر والتجربات الحقلية الملائمة غير ممكنة . ان نماذج المياه الجوفية يمكن أن تجمع أو تصنف الى أربعة أنواع عامة هي الرملية والكهربائية والمائع اللزج ، والغشائية . ونموذج الرمي من هذه النماذج هو الذي يمثل النموذج الصحيح في ان التكوين المائي والنموذج معاً يشلان التدفق خلال وسط مسامي ، أما النماذج الأخرى فهي تشبيه لجران المياه الجوفية ، في أن تدفقاً آخر يحدث عوضاً عن ذلك خلال وسط مسامي ، على أي حال ، فإن التشابهات الديناميكية والحركية المجردة ( Kinematic ) موجودة على أساس عياني ( Macroscopic ) ان حجوم وأشكال نماذج المياه تحدد بالغاية المخصصة ونوع النموذج حيث أن النماذج ذات الأهتمام الهيدرولوجي مصممة لتمثل التكوينات المائية وحدودها

#### نماذج الرمل : Sand Models:

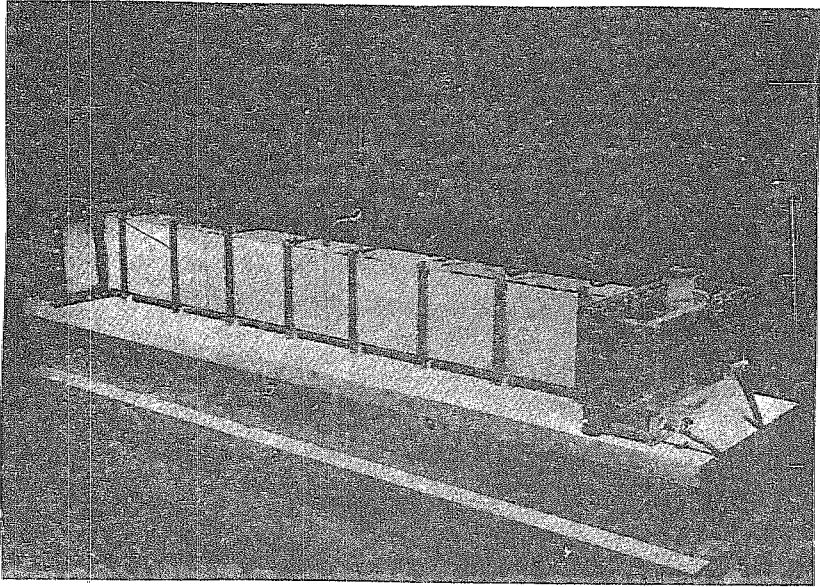
ان نموذج الرمل هو نموذج مقياس لتكوين مائي مع حدوده مخفضة والنفاذية - قيمة مطلقة وتوزيع مكاني - محورة ان نماذج الرمل قد شيدت في صناديق مانعة للمياه ذات الأشكال المختلفة ، والأشكال المستطيلة والأعمدة والقطاعات التي هي أكثر شيوعاً . هناك مثالان لأثنين من التصميمين يظهران في الشكلين 1.14 و 2.14 من نقطة استشراف نوع التكوين المائي ان التكوينات المائية غير المحصورة يمكن أن تصمم مع مستوى الماء يقوم بمهمة الحد الأعلى ، التكوينات المائية المحصورة تمثل بواسطة تجهيز غطاء غير نفاذ وذلك لكي يمكن تسليط ضغط .

ان تشخيص البصري لمستوى الماء صعب ، وبالنتيجة فان مستوى الماء والمستويات المعصارية ( Piezometric levels ) يمكن الحصول عليها بصورة أفضل من القياس المعصاري المسدد في النموذج ، ان أنابيب القياس المعصاري يجب أن تكون صغيرة لكي تقلل من تحويرات شكل الجريان . ان رمالاً خشناً موضوعاً بكميات صغيرة تحت الماء ومضغوطاً بتساوق لأزالة الهواء ، سوف يعطي نفاذية منتظمة ضمن النموذج . أما النفاذيات غير المتساوية الخصائص ( Anisotropic ) فيمكن أن تنجز بواسطة طبقات رمل مختلفة .

ان اول نموذج للمياه الجوفية يعود الى ب ، فورجهيمر ، والذي صمم موديل رملي لدراسة جريان الماء في بئر في كبراز



شكل (14 - 1) نماذج الرمل للبر للدراسة الجريان الشعاعي الى البر المحتوي على تكوين مائي غير محصور (هل<sup>17</sup>).



شكل (14 - 2) نماذج الرمل للدراسة تعرية مياه البحر محتوية على مقطع طولي خلال تكوين مائي محصور. في كل نهاية تحتوي على مياه مختلفة الكثافات (هاردر والآخرين<sup>20</sup>)

ان الارتفاع الشعري في نموذج الرمل كبير بغير تناسب ، مقارنةً بذلك الموجود تحت ظروف حقيقية . ولغرض دراسة اشكال الدفق خصوصاً تلك المشتملة على تكوينات مائية مجسورة تكون التأثيرات غير مهمة ، على اي حال ، ففي التكوين المائي غير المحصور نرى ان تحريات التسرب أو النضح والانخفاض (حبوض) للآبار ، والظواهر المماثلة الاخرى ، تعد ضرورية لتصميمات الارتفاع الشعري الكبير .

بما ان التدفقات في النموذج ، المثال الاصيلي (Proto type) معاً ، تحدث في اوساط مسامية ، فان تشابهات دايمنيمكية وحركية مجردة يمكن الحصول عليها . ان التشابه الهندسي يعرف بواسطة نسبة طول النموذج المثال الاصيلي ..

$$L_r = \frac{L_m}{L_p} \quad \dots (14.1)$$

حيث الرموز السفلية m و r و p تعود الى النسبة ، النموذج ، والمثال الاصيلي على التوالي بسبب ان قانون دارسي يطبق على النموذج والمثال الاصيلي كليهما ، لذا فان نسبة السرعة للحالة المتجانسة الخواص يمكن التعبير عنها كما ياتي :-

$$\frac{v_m}{v_p} = \frac{K_m i_m}{K_p i_p} \quad \dots (14.2)$$

وحيث ان K هو معامل النفاذية و i هو الممال الهايدروليكي مع المنحدرات المتساوية فان سرعة المثال الاصيلي تعطي بواسطة

$$v_p = \frac{v_m}{K_r} \quad \dots (14.3)$$

ومعدل الدفع بواسطة :

$$Q_p = \frac{Q_m}{K_r L_r^2} \quad \dots (14.4)$$

ان نموذج الرمل تم استعماله لتحري مشاكل متنوعة عن جريان المياه الجوفية حيث ان النشرات تجهز بأمثلة من التطبيقات لغرض دراسة التسرب خلال السدود الأرضية ومن القنوات<sup>36</sup> وحركة المياه الجوفية<sup>45</sup> . واقتحام مياه البحر في التكوينات المائية الساحلية<sup>20.41</sup> ونشر المياه لأغراض تطعيم المياه الجوفية<sup>3</sup> . والدفق من<sup>2.6.17.19.62</sup> وبها بواسطة اضافة صبغات عند نقاط مختلفة من الرمل ، فان حقل الدفع يمكن اظهاره بواسطة مجاري الصبغات<sup>10.30.31.43.54</sup> حيث ان مادة ثاني كرومات البوتاسيوم هي المادة الصبغية المؤثرة والسهلة لهذا الغرض .

### النماذج الكهربائية Electrical Models

ان سريان التيار الكهربائي يمكن التعبير عنه بواسطة قانون اوم

$$I = \sigma_0 \frac{dE}{dx} \quad \dots (14.5)$$

حيث I هو التيار الكهربائي لكل وحدة مساحة خلال مادة ذات توصيل نوعي  $\sigma_0$  . أما  $\frac{dE}{dx}$



فهو الأنحدار في الجهد أو الفولتية . ان المعادلة ( 14.5 ) تحقق معادلة لابلاس Laplace والتشابه مع قانون دارسي هو واضح وثم مجال كهربائي انتج بواسطة فولتية مسلطة ضمن نموذج ، مستحدثاً حدود مياه جوفية تكون مشابهة لتدفق المياه الجوفية المثال الأصلي . هناك توافق بين العمود ( head ) والفولتية وكذلك بين الممال المائي والأنحدار الجهدي ، والنفاذية والتوصيل النوعي ، وخطوط الجهد المتساوية التدفق وخطوط الجهد المتساوية التيار ، وخطوط التدفق وخطوط وسريان التيار .

ان النماذج الكهربائية تكون محددة لتدفق ثابت steady flow ، هناك أنواع من النماذج الكهربائية وتشمل شبكة من المقاومات والمكثفات حيث يمكن تمثيل حالات الجريان غير الثابت ( المترجمان ) والأنواع الأيسط تفترض تكوينات مائية متساوية ومتجانسة الخصائص ، ولقد استخدمت الموصلات الصلبة ، والسائلة ، والجلاتينية بنجاح ان التيار المتناوب يقلل من الأستقطاب .

ان من إحدى محددات النموذج الكهربائي هو أنه لا توجد قوة جذب متشابهة لنتج مستوى ماء ، لأن خطوط سريان التيار موزعة اوتوماتيكية فوق سطح موصل بأكمله . فمن الضروري أن يحدد حدود سطح الطبقة المائية الحر على قاعدة التجربة والخطأ . ان الضغط الجوي موجود في كل مكان على امتداد سطح الطبقة المائية الحر ، لذا فإن النقص في العمود يجب أن يكون متناسباً مع انخفاض الجهد الكهربائي على امتداد هذا السطح . لذا فإن هذه العلاقة الخطية تستخدم كقاعدة لتعيين منسوب الماء .

### الموصلات الصلبة Solid Conductors :

ان نماذج التوصيل الكهربائي ذات الموصلات الصلبة يتم انشاؤها من طبقات معدنية رقيقة ، ورق كاربوني ، وكرافيت من بين مواد أخرى . ان صفحته مونيبل ( سبيكة مونيبل تحتوي على 67% نيكل و 28% نحاس و 5% معادن أخرى هي المادة الموصلة المرغوبة لتمثيل التدفق ببعدين . الآبار يمكن أن تكون بحفر ثقوب صغيرة وغرس أقطاب حيث يعمل أشرطة نحاسية كحدود خارجية .

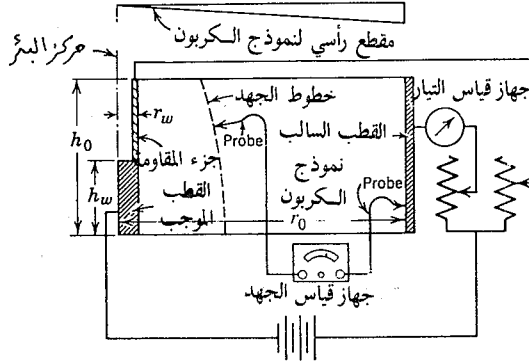
ان خطوط تساوي الجهد ( equipotential lines ) ترسم بواسطة قياس انخفاض الفولتية بالكلفانوميتر عند نقاط مختلفة على صفيحة مونيبل ، وبالإضافة الى ذلك فإن انحدارات الجهد يمكن تحديدها بواسطة مجسمين مفصولين بمسافة ثابتة . و<sup>١٠</sup>م نموذج

وان جسماً ذو حجم معين من المعلومات يدخل الى النموذج الكهربائي قد تم عمله بواسطة الصناعة النفطية لغرض تحليل عمليات إعادة مستويات المياه الثانوية ، معظم هذه المعلومات تطبق على هيدرولوجية المياه الجوفية ، والتي يمكن تبنيها لدراسة اشكال متنوعة من مسائل جريان المياه في البئر .

كرافيتي لدراسة التدفق الشعاعي غير المحصور في بئر قد انشئ بواسطة صفيحة مستطيلة - الشكل من كاربون مضغوط وأنشأها العالمان بابيت وكالدويل<sup>2</sup> ( Babbitt & Caldwell ) نسبة الى غيرهم من العلماء وقد شكل أسفيينا ضيقا ، ممثلاً لقطاع صغير لنموذج السريان الشعاعي كما هو موضح في الشكل (3.14) وبطارية ذات 6 فولت مجهزة التيار الى الأشرطة الموصلة المتلامسة مع الكرافيت .

ويمكن تحديد خطوط الجهد المتساوية بواسطة جهاز لقياس الجهد مرتبط بالقطب الموجب والمجس الفولاذي .

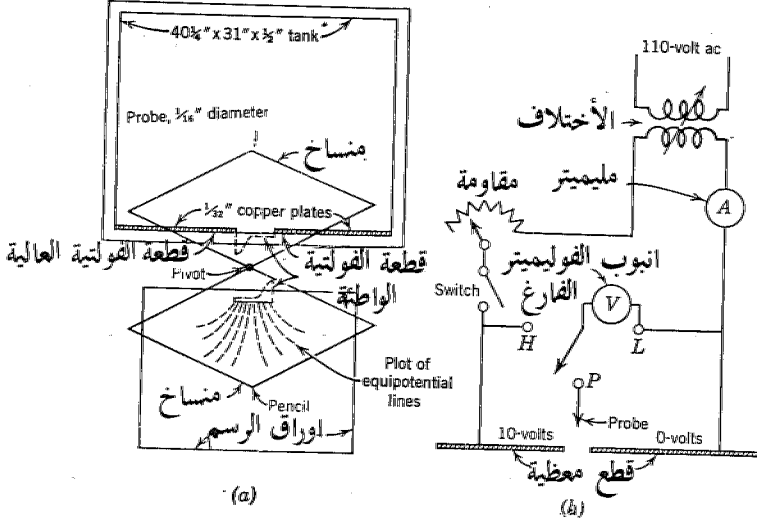
ان سطح الطبقة المائية المحرق قد قرب بواسطة تعيين نقطة على كل خط جهد متساو ، لها نفس النسبة الى اجمالي الانخفاض كما لفولتية المقابلة لخط تساوي الجهد الى الانخفاض الكلي للفولتية بالقطع على امتداد هذا الخط وإعادة العملية حتى لا يتبين أي تغيير اضافي ، عندها يحدد سطح الطبقة المائية الحر النهائي



شكل (3-14) نموذج كرافيتي يبين التيار الكهربائي والاتصالات لدراسة التدفق الشعاعي الغير محصور الى البئر ( بابيت وكالدويل<sup>2</sup> )

### الموصلات السائلة : Liquid Conductors

ان النماذج السائلة تكون مفيدة في تخطيط حقول التدفق لخطوط الجهد المتساوي وخطوط السريان<sup>59-60</sup>. وهناك نموذج بسيط للغرض ذاته يتكون من خزان خشبي ضحل مملوء بمحلول موصل ( Electrolyte ) ذي توصيل قليل حيث ان محلول كبريتات النحاس المخففة سيفي بهذا الغرض . ان الاقطاب تثبت عند الحدود للحالة التي هي تحت الدراسة ، اما خطوط انخفاض الجهد الثابتة فيمكن تتبعها بواسطة مجس مثبت الى منساح ( Pantograph ) ، وموصول بدائرة فولتيمتر (4-14) وبغرس قطب النحاس في المحلول الموصل ( electrolyte ) وربطه كأحد الحدود . فان بئراً مخترقاً لتكوين مائي محصور

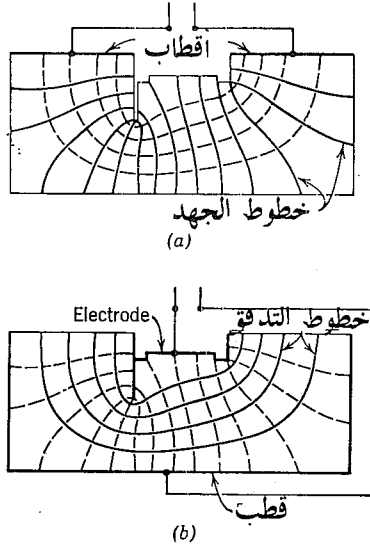


شكل (14-4) نموذج كهربائي يوضح (a). الجهاز و (b) مخطط للاسلاك التي ترسم خطوط متساوية الجهد للتريز المائي تحت سد ماسونري المنشأ على اساس نفاذة

منتظم يمثل مع خطوط الجهد المتساوي المماثلة لخطوط المناسيب للسطح القياسي الانضغاطي مع عدة اقطاب يمكن دراسة حقل ابار. في تطبيقات للصناعات النفطية تكون ابار الحقن والاستخلاص ممثلة باقطاب مثبتة الى الجهات المقابلة للمحولة<sup>33</sup> (transformer). ان التيارات في كل قطب تنظم بمقاومة ملائمة لتناسب معدلات تدفق البئر، وعلى نفس المنوال فان تأثير ابار التطعيم على المياه الجوفية يمكن دراستها.

ان نماذج المحاليل الموصلة تكون قابلة التكيف ايضاً لتحليل التسرب خلال التراكيب ذات الاوساط المسامية كالسدود الترابية، والسدود تحت البنائية على اساس نفاذة. في عدة حالات فان خطوط الجهد المتساوية وخطوط الجريان المتساوية يمكن تخطيطها مباشرة. مثلاً، يربط الاقطاب الى جوانب الخزان تمثل قاع المجرى مع وعكس مجرى التيار من القاعدة غير النفاذ للسد (a5.14). تعيين خطوط الجهد المتساوي تحت السد بعكس السطوح الموصلة والعازلة بحيث تصبح قاعدة السد ومحيط الخزان (عدا الجزء الممثل لقاع المجرى) هي الاقطاب (الشكل b5.14) ويمكن تعيين خطوط الجريان تحت السد.

ان نماذج المحاليل الموصلة أعلاه تكون محددة بتمثيل ثنائي الابعاد (Two dimensions) على أي حال. فان هذا التحديد يمكن التخلص منه لدراسة الجريان في التكوينات المائية ذات السمك المتغير<sup>40.59</sup> ذلك بملء قاع الخزان بالبارافين، وترتيب التكوين المائي ينحت في البارافين، وعندما يغمر الخزان بالمحلول الموصل فان سمك التكوين المائي يخطط بصورة دقيقة.



شكل (14 - 5) ترتيب الأقطاب في النموذج الكهربائي لبيان (a) خطوط الجهد (b) خطوط التدفق للترشيح تحت السدود النفاذة مع قطع على أسس النفاذية .

#### الموصلات الجلاتينية ( الهلامية ) Gelatin Conductors

يمكن تشكيل النماذج الجلاتينية باضافة كميات قليلة من كلوريد الصوديوم او كبريتات النحاس الى جلاتين ساخن ومن ثم سكبها في قالب يمثل حدود التكوين المائي حيث يتصلب هناك<sup>24</sup> . ان السهولة التي يمكن بها تشكيل وصناعة الموصل الهلامي بأي طراز مطلوب انما يمثل ميزة مهمة . ان نطاقات ذات نفاذيات مختلفة يمكن تمثيلها بواسطة صفائح او مقتمحات ( صفائح تستعمل كحشوات ) من الجلاتين تحوي تراكيز ملحية مناسبة ، بالاضافة الى ذلك فانه يمكن انتاج اختلافات في سمك التكوينات المائية بتغييرات مقابلة في سمك الجلاتين . ان أحد الامثلة على النموذج الجلاتيني وتطبيقاته كان قد صنع بواسطة العالم اوبسال<sup>42</sup> ( Opsal ) حيث اضيفت نسب متساوية من الجلاتين والكليسرين الى الماء لتكوين كتلة جلاتينية ثم اضيف كلوريد الصوديوم لغرض زيادة التوصيل والنفثول البائي ( beta naphthol ) لمنع تفسخ المحلول ثم سكب السائل داخل خزان اسطواني ذي جوانب من الفولاذ الصامد الذي لا يصدأ وقعر عازل ثم تسليط تيار متناوب بين الجوانب ومجس في مركز بئر ويقاس انخفاض الجهد بواسطة فولتميتر بين الحدود الاسطوانية ومجس معزول يمس الجلاتين من نهايته فقط وقد مثل هذا النموذج بئراً مخترقاً لتكوين مائي محصور .

لقد تكونت التحريات من قياسات اخذت في مقطع عمودي شعاعي لاقامة خطوط الجهد المتساوية للابار الجزئية الاخرق ، كما ان الفحوصات قد اجريت ايضا على نموذج لقطاع بئر حيث تم قطع الجلوتين بسلك ساخن لتحديد السطح الحر المحيط ببئر في تكوين مائي غير محصور .

### المرشدات اللونية : Color Tracers

ان النماذج الكهربية ذات المرشدات اللونية قد سهلت الدراسة الخاصة بازاحة مائع محقون في مستودع نفطي<sup>63</sup> . وهذه قابلة للتطبيق بصورة مساوية لتحصيل معلومات نوعية تتعلق بآبار التطعيم . واخذ انواع هذه النماذج مكون من ورق نشاف مشبع بالفينولفتالين كمحلول موصل<sup>61</sup> ، وقد مثلت ابار الحقن بأقطاب سالبة اسطوانية صغيرة ، في حين كانت الاقطاب الموجبة تمثل في الابار المنتجة . وقد كان تقدم ايونات الهيدروكسيل من الاقطاب السالبة الى الموجبة مستدلا باللون الاحمر الذي يتطور مع ازدياد الـ (pH) في المحلول . ان خط اللون المقترن كان مقابلاً لأزاحة مائع ثنائي الأبعاد وكانت عملية التسجيل تتم فوتوغرافيا . وثم جهاز مماثل استخدام جلوتين الغراء (agar) مادة هلامية تستخلص من الطحالب البرية ) حاويا كلوريد الخارصين الامونياكي<sup>5</sup> . هنا الاقطاب الممثلة لآبار الحقن احتوت كلوريد النحاس الامونياكي ، حتى اذا ما طبقت فولتية احتلت ايونات النحاس مواضع ايونات الخارصين وخلقت بالتالي جبهة خضراء متقدمة .

### نماذج الموائع اللزجة Viscous Fluid Models

اذا جرى مزج بين صفيحتين متوازيتين مفصولتين بمسافة قليلة بحيث تكونان قناة ضيقة فان حركته مشابهة لتلك الخاصة بجريان المياه الجوفية في مقطع عرضي ثنائي الابعاد خاصة بتكوين مائي . وقد طورت النماذج الاولى المبنية على هذه القاعدة بواسطة العالم هيلي شو<sup>21,22,23</sup> (Heleshaw) في انكلترا عام 1897 ، لتوضيح نماذج التدفق حول حدود مختلفة الهياكل

مع الجريان الانسيابي غير المضطرب بين صفيحتين متوازيتين يمكن ملاحظة ان خطوط الجريان تكون مجالاً لجهد الجريان الفعلي الثنائي الابعاد . ان الاشتقاق ينبع من المعادلات المختلفة لنافير - ستوك (Navier - Stokes) والخاصة بالحركة ( راجع كتاب منهجي حول الهيدروديناميك ) وبالنسبة للجريان المنتظم المطابق لافتراضات العالم دويبيت ( Dupuit ) فان معدل سرعة الجريان في النموذج هي :

$$v_m = \frac{b^2 \rho_m g}{3\mu_m} \frac{dh}{dx} \quad \dots (14.6)$$

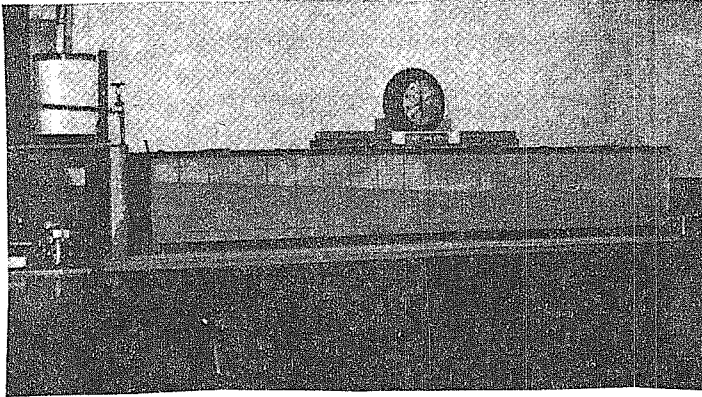
حيث  $b$  تمثل نصف عرض القناة ، و  $\rho_m$  و  $\mu_m$  تمثلان كثافة ولزوجة سائل النموذج <sup>3</sup> على التوالي و  $g$  تمثل تعجيل الجاذبية و  $\frac{dh}{dx}$  هو ميل السطح . ومن التشابه مع قانون دارسي ينتج أن المسافة الفاصلة بين الصفائح والسائل يمكن اختبارها لتوافق النفاذية المطلوبة حيث أن نسبة السرعة

$$v_r = \frac{v_m}{v_p} = \frac{\rho_m b^2 \mu_p}{3 \rho_p k \mu_m} = \frac{b^2 \rho_r}{3 k \mu_r} \quad \dots (14.7)$$

التي هي مع معامل مقياس معطى ( نسبة الطول )  $L_r$  للنموذج ، تمكننا من إيجاد نسبة الزمن من العلاقة .

$$T_r = \frac{L_r}{v_r} \quad \dots (14.8)$$

ان النماذج التي من هذا النوع تنشأ من لوحين من الزجاج أو البلاستيك مفصول بعضها عن بعض بمسافة ثابتة <sup>56</sup> . وتثبت مستودعات لتنظيم تدفق السائل بين الصفائح ملائمة لجوانب او نهايات النموذج ، حيث يمكن للزيت او الكلسرين ان يفيان بالغرض للسائل ، لمسافات فاصلة صغيرة وحتى الماء الجاري ضمن المدى الانسيابي . ان الصبغة المضافة الى السائل تعرف السطح الحر للتدفق غير المحصور ، ونقاط مصادر للصبغة على طول حدود الرفد تكشف خطوط التدفق \* ، ان الورق البياني الملصق الى مؤخرة النموذج يسهل القياسات . والشكل ( 6.14 ) يوضح احدى التصاميم لنموذج سائل لزج .



شكل ( 14 ) 6 نموذج للمائع اللزج ، السطح الحر للسائل في حالة الجريان الشعاعي من الممكن رؤيتها في القناة الخارجية (توود <sup>56</sup>)

\* ان خطأ من قطع قصيرة من أقلام الرصاص هي متميزة لهذا الغرض .

ان احدى الميزات المهمة لهذا النموذج هو ان التدفق غير المنتظم مع الحدود غير المنتظمة يمكن دراستهما مباشرة بتغيير مناسب المستودع مع الزمن فان تغييرات السطح الحر الناشيء يمكن تسجيلها بتصوير سينمائي كذلك . فبسبب ان المسافة الفاصلة بين الصفائح مرتبطة بالنفاذية فان اي تغير في النفاذية يمكن تقديرها الى النموذج بربط الواح صفائح رقيقة عند مواضع ملائمة بين الصفائح ..

ان الجريان في نماذج السوائل اللزجة قد درس كتشابه مع الجريان المنتظم وغير المنتظم في التراكيب المائية المحصورة وغير المحصورة <sup>1.15.16.48.55</sup>

بعض التطبيقات الخاصة تشمل على دراسات في اقحام مياه البحر <sup>47</sup> . وعمليات خزن المياه عند الضفاف المجاورة للجداول المائية الفائضة <sup>57</sup> . وكذلك النضوح من خلال السدود الترابية <sup>38</sup> . ومشاكل التصريف التحتي <sup>7.29</sup> ونتاج البترول <sup>26.44</sup> . ومما هو جدير بالملاحظة بصورة خاصة النماذج من هذا النوع المبني في هولندا لدراسة الظروف الهيدرولوجية المحيطة بالساحل الهولندي <sup>11.12.32.46.47</sup> . هذه النماذج ربطت بين تأثيرات مناسب البحر ، وتساقط الامطار ، والتبخير ، والتطعيم الصناعي للمياه العذبة الى المناطق ذات الكثبان الرملية ، والتصريف الخاص بالأراضي المنخفضة المستحصلة . وضخ الآبار .

### النماذج الغشائية Membrane Models

ان تشابه نموذج آخر لتدفق المياه الجوفية قد ظهر بواسطة العالم هنسن <sup>(18)</sup> ( Hansen ) حيث يمكن انشاؤه بغشاء مطاطي . لقد بين أن في المنحدرات القليلة أن سطح الغشاء يمكن ان يعبر عنه باحداثيات اسطوانية

$$\frac{d^2z}{dr^2} + \frac{1}{r} \frac{dz}{dr} = - \frac{W_m}{T_m} \quad \dots (14.9)$$

حيث  $dz$  هي الانحراف عن مساحة شعاعية ( او نصف قطرية )  $dr$  من نقطة الانحراف المركزية  $W_m$  هو وزن الغشاء لكل وحدة مساحة ،  $T_m$  هو الشد المنتظم للغشاء . ان معادلة لابلاس بالاحداثيات الاسطوانية يمكن التعبير عنها كما يلي :

حيث  $h$  هو العمود الهيدروليكي  $h$

$$\frac{\partial^2 h}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial h}{\partial r} + \frac{1}{r^2} \frac{\partial^2 h}{\partial \theta^2} + \frac{\partial^2 h}{\partial z^2} = 0 \quad \dots (14.10)$$

$h$  هي المسافة لنصف قطرية  $0$  هو الاحداثي الزاوي ، و  $z$  هو الاحداثي العمودي لجريان محوري متناظر وثابت لمائع غير منضغط ، التي تختزل الى :

$$\frac{d^2h}{dr^2} + \frac{1}{r} \frac{dh}{dr} = 0$$

والتي هي قابلة للتطبيق على جريان البئر في تكوين مائي محصور مثالي ولتقريب جيد الانخفاض صغير في تكوين مائي غير محصور ذلك أن معادلة الغشاء تقرب من المعادلة (14.11) وكلما يقترب المصطلح  $W_m/T_m$  من الصفر .

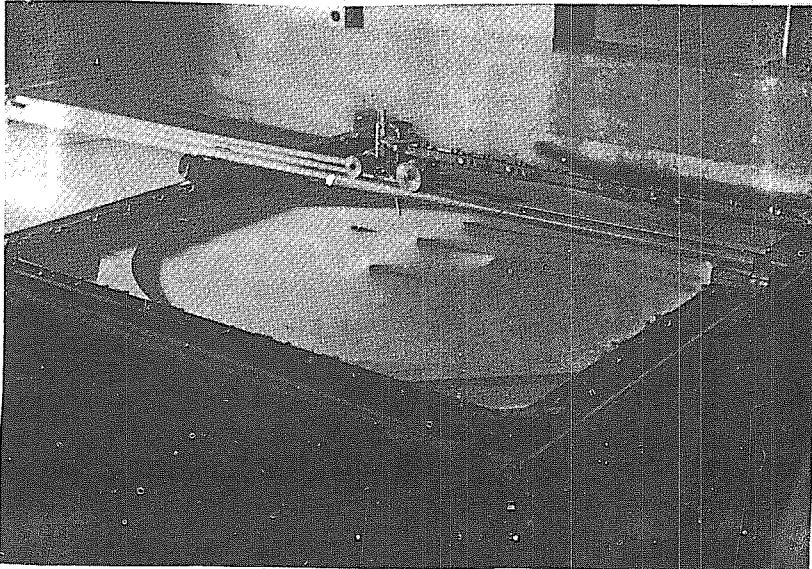
لغرض دراسة الشكل للسطح الحر حول البئر ، فإن غشاءً مطاطياً قد شد تحت تأثير منتظم فوق حدود دائرية في وضع افقي ( انظر الشكل 7.14 ) .

ان مجساً مركزياً ممثلاً لبئر الضخ قد حَرَّفَ الغشاء ، وان الانحرافات المقاسة قاربت جداً علاقة الانخفاض النظرية شبه اللوغاريتمية .

وعلى الرغم من ان انحرافات منظمة عائدة الى الجذب قد لوحظت ، فان المصطلح  $W_m/T_m$  - لا يمكن اختزاله الى الصفر. وعلى اي حال ، فان وضع الغشاء في مستوى عمودي يجب ان يقلل ذلك الخطأ .

ان نموذجاً كهربائياً وغشاءً مركبين متكونين من خزان الوميني مملوء بمحلول موصل ومغطى بغشاء مطاطي قد صمم بواسطة العالم زيبي (Zee) وآخرين<sup>6</sup> لدراسة تدفق البئر غير المحصور .

ان النموذج الغشائي مخصوص ، قابل للتكيف لدراسة أنظمة ابار متعددة ممثلة بمجموعة من المجسات كما هو موضح في الشكل (7.14) وذات ظروف حدية معقدة مسيطرة بواسطة شبكة غشائية ...



شكل (14 : 7) النماذج الغشائية تحتوي على سطح معصاري حول جهاز البئر المتعدد الأنظمة مع انخفاض متساوي في كل بئر (هانسن)

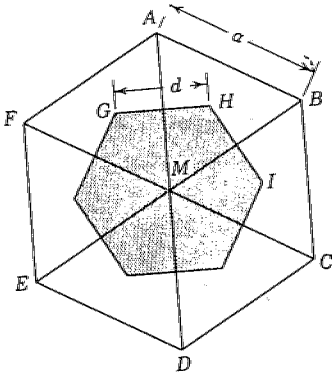


## طرق التحليل العددي : Numerical Analysis Methods

ان المعادلات التفاضلية الجزئية (partial differential equations) غير الخطية هي التي تتحكم بتدفق المياه الجوفية حيث الحدود غير المنتظمة أو الجريان غير الثابت تكون مشمولة ، ماعدا حالات خاصة ، فإن هذه لا يمكن حلها بصورة مباشرة . ان طرق التحليل العددي تكون مبنية على أحلال المعادلة التفاضلية الجزئية بمكافئ فرق - محدود يمكن بعدئذ أن يحل بعمليات حسابية مكررة ، هذه العملية تعرف بطريقة التكرار أو الاسترخاء (relaxation) وقد طورت بواسطة العالم ساوثويل وزملائه <sup>49,50,51</sup> (South well) وقد طبقت بصورة واسعة لحل المسائل الهندسية - والفيزيائية المختلفة .

ان مقدمة للطريقة يمكن اعطاؤها بواسطة مثال لتحديد السطح القياسي الأنضغاطي لحالات حدود معروفة . في الشكل 8.14 فان شكلاً سداسياً صغيراً يمثل في مستوى النظر جزء صغيراً من التكوين المائي المحصور . وقد افترض ان سمكاً مشبعاً مساوياً b مركبة التدفق من M باتجاه A خلال المقطع GH يكون معطى بواسطة قانون دارسي .

$$Q_A = Kbd \frac{h_M - h_A}{a} \quad \dots (14.12)$$



شكل (14 - 8) عناصر سداسية المستخدمة في طريقة الاسترخاء .

حيث هي معامل النفاذية ، و  $a$  و  $d$  هما المسافة الموضحة في الشكل 8.14 و  $h_m, h_a$  هما عموداً القياسي الأنضغاطي عند M و A على التوالي و بنفس الطريقة يكون التدفق خلال HI هو :-

$$Q_B = Kbd \frac{h_M - h_B}{a} \quad \dots (14.13)$$

بجمع تدفق المركبات الست في الشكل السداسي تعطي :

$$\sum Q = Kbd \frac{6h_M - \sum h}{a} \quad \dots (14.14)$$

حيث

$$\sum Q = Q_A + Q_B + Q_C + Q_D + Q_E + Q_F \quad \dots (14.15)$$

و

$$\sum h = h_A + h_B + h_C + h_D + h_E + h_F \quad \dots (14.16)$$

في التدفق الأفقي فان :  $\sum Q = 0$  . والمعادلة 14.14 تصبح (14.17)  $h_M = -\frac{\sum h}{6}$  حيث تحدث مركبة الماء العمودية نقل المياه المترشحة والجارية خلال طبقة حاصرة شبه نفاذة  $\sum Q \neq 0$  . ان المساحة الداخلية للمسدس  $a^2 (\sqrt{3}/2)$  وبمعدل ترشيح  $W$  فان :

$$\sum Q = \frac{\sqrt{3}}{2} a^2 W \quad \dots (14.18)$$

بتعويض هذه القيمة في معادلة (14.14) يصبح العمود المركزي :

$$h_M = \frac{\sum h + C_A}{6} \quad \dots (14.19)$$

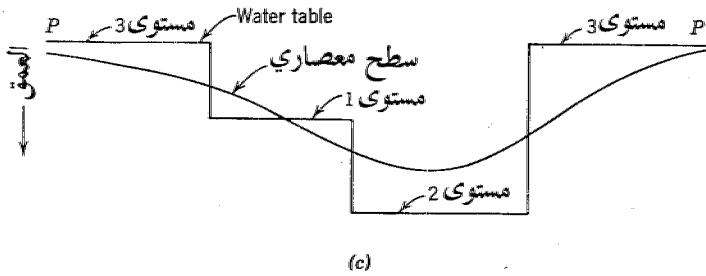
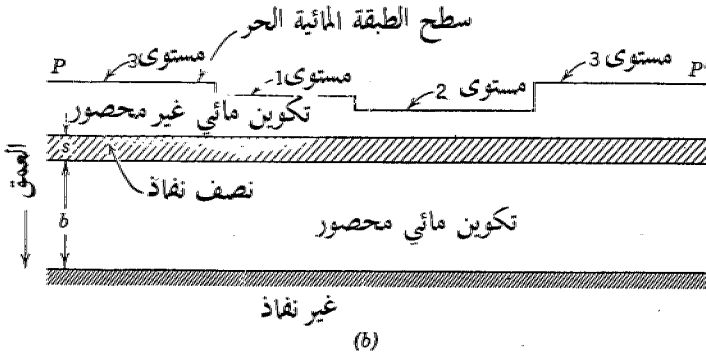
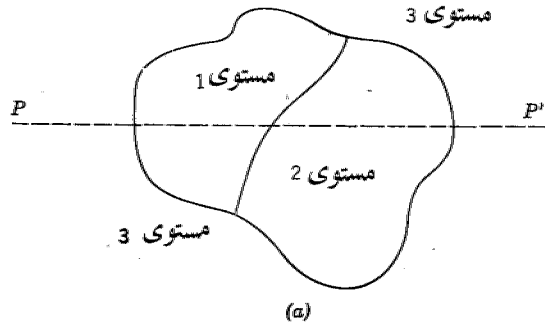
حيث الثابت  $C_A$  يساوي :

$$C_A = \frac{3a^2 W}{2Kb} \quad \dots (14.20)$$

من المعادلتين 14.17 و 14.19 يمكن ملاحظة

أن تقدير العمود القياس الانضغاطي عند مركز المسدس يمكن الحصول عليه من الاعمدة على نقاط المحيط . وتطبيق الطريقة على مقياس كبير لتخطيط السطح القياس الانضغاطي . واذ ان شبكة سداسية توضح فوق التكوين المائي ذي الحدود المعروفة او المفترضة . ان الاعمدة المخمنة المبنية على اعمدة حدود معروفة تعطي لكل نقاط الشبكة لبء الحساب . ان الاعمدة المركزية للشكل السداسي تحسب بأسلوب منظم من اعمدة المحط المخمنة لكل منها . بعد الحصول على اعمدة محسوب لكل نقطة في الشبكة ، تؤخذ تقديرات معدلة للاعمدة وتعاد العملية فوق الشبكة الكلية ان كل سلسلة متعاقبة من الحسابات تختزل الفرق بين كل عمود محسوب ومخمن . وبالنهاية فمتى ما تصبح الفروقات صغيرة ويمكن اهمالها فان القيم الناتجة تمثل الاعمدة القياسية الانضغاطية المرغوبة فوق التكوين المائي .

ان الشكل 9.14 يوضح جزء من الحل لحالة واحدة لمنطقة زراعية منبسطة ذات مستويات ماء عالية لها حدود غير منتظمة كما هي موضحة في الشكل 14.9a .



شكل (14-9) تطبيقات على التحليل العددي لحساب السطح المعصاري للتكوين المائي المحصور الموجود فوق طبقة نصف نفاذة (a) شكل تخطيطي (b) مقطع عمودي (c) مستوى المياه الجوفية (ادلمان<sup>13</sup>)

ان التصارييف السطحية تنظم مناسب المياه في اجزاء مختلفة من المنطقة على مستويات معينة بواسطة المقطع العرضي المبين بالشكل 14-9a طبقة شبه نفاذة ذات سمك (S) ونفاذية ( $K_1$ ) تغطي تكوينا مائيا ذا سمك (b) ونفاذية ( $K_2$ ) لايجاد السطح القياس الانضغاطي للتكوين المائي السفلي فان نظاما شبكياً سداسياً يوضع على المنطقة كلها وتعطى قيم لاعمدة قياسية انضغاطية تقريبية عند كل تقاطع بافتراض ان مستوى المياه والارتفاعات القياسية الانضغاطية تنطبق (عند المنسوب 3) خارج المنطقة. ومن المناقشة في اعلاه من الممكن الايضاح بأن الاعمدة المركزية لأي شكل سداسي تعطي ب :

$$h_M = \frac{\Sigma h + C_B H_M}{6 + C_B} \quad \dots (14.21)$$

حيث ان  $H_M$  تمثل العمود غير المحصور ، و

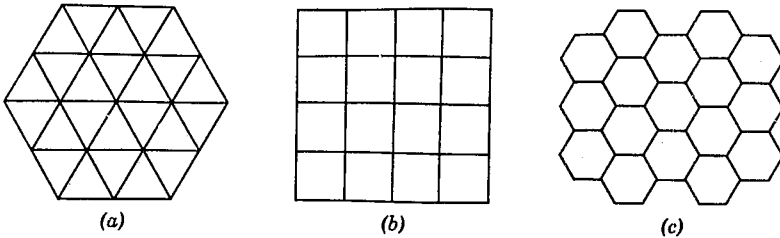
$$C_B = \frac{3 K_1 a^2}{2 K_2 s b} \quad \dots (14.22)$$

تحتسب الاعمدة على الشبكة بأكملها وتضبط الفروقات وتعاد العملية حتى لا يصبح من الضروري اجراء اي عملية ضبط . والنتيجة تمثل السطح القياسي الانضغاطي . الشكل 9.14 يوضح احد الحلول لمقطع خلال منطقة .

ان الاشكال الشبكية عدا السداسية الهيئة الموصوفة في اعلاه يمكن تكييفها لطريقة الاسترخاء وثمة ثلاثة اشكال موضحة في الشكل 10.14 . ان احدي ميزات التصميم المربعة والسداسية التامة عن السداسي هو ان عددا اقل من النقاط المحيطة تدخل عند حساب كل نقطة مركزية .

ان المران على الطريقة يقود الى اختصار في تقدير قيم التقاطع ، وبذلك يختزل عدد التخمينات المطلوب ، ماعدا بعض الحالات البسيطة جدا ، فان الحسابات - تكون طويلة ومملة . اما بالنسبة للمسائل الكبيرة فان الحاسبات الالكترونية يمكن ان تكون ذات مساعدة عظيمة .

ان التحليل العددي قد تم تطبيقه على مجموعة متنوعة من مسائل المياه الجوفية من بينها النضوح <sup>49</sup> . ومصارف المياه <sup>34</sup> . ودراسات تدفق الآبار <sup>4.28.35.65</sup> . ان التحليلات الاقليمية لمستويات المياه الجوفية تم انجازها بواسطة العالم اديلمان <sup>13</sup> (Edelman) في هولندا والعالم ستولمان <sup>52.53</sup> Stallman في الولايات المتحدة .



شكل (14-10) الجهاز الشبكي لطريقة الاسترخاء (a) سداسي (b) مربع (c) سداسي واضح .



## العوامل المتحولة والثابتة

الملحقات ..

الاطوال

$$1 \text{ انج} = 2,540 \text{ سم}$$

$$1 \text{ قدم} = 12 \text{ انج}$$

$$= 30,48 \text{ سم}$$

$$1 \text{ ياردة} = 3 \text{ قدم}$$

$$1 \text{ ميل} = 5280 \text{ قدم}$$

$$= 1,609 \text{ كم}$$

الحجم

$$1 \text{ سم}^3 = 0,264 \times 10^{-3} \text{ غالون امريكي}$$

$$1 \text{ قدم}^3 = 7,48 \text{ غالون امريكي}$$

$$1 \text{ غالون امريكي} = 3,785 \text{ لتر}$$

$$= 231 \text{ انج}^3$$

$$= 0,134 \text{ قدم}^3$$

$$= 3,07 \times 10^{-6} \text{ فدان قدم}$$

$$1 \text{ فدان قدم} = 43,560 \text{ قدم}^3$$

$$= 30,26 \times 10^6 \text{ غالون}$$

$$= 1,48 \text{ فدان قدم}$$

الوزن النوعي

$$\text{الماء : } 1 \text{ قدم}^3 = 62,37 \text{ باون في } 60 \text{ ف}$$

$$= 62,31 \text{ باون في } 20 \text{ م}$$

$$1 \text{ غالون} = 8,338 \text{ باون في } 60 \text{ ف}$$

### المساحة

$$\begin{aligned} 1 \text{ انج مربع} &= 6,425 \text{ سم}^2 \\ 1 \text{ قدم مربع} &= 929,03 \text{ سم}^2 \\ 1 \text{ فدان} &= 43,560 \text{ قدم}^2 \\ 10 \times 4,047 &= \text{م}^2 \\ 1 \text{ ميل مربع} &= 640 \text{ فدان} \\ &= 2,590 \text{ كم}^2 \end{aligned}$$

### الوزن

$$\begin{aligned} 1 \text{ باون} &= 453,59 \text{ غرام} \\ &= 16 \text{ أونس} \\ &= 7000 \text{ جسيمة} \end{aligned}$$

### التصريف او التفرغ

$$\begin{aligned} 1 \text{ قدم}^3 &= \text{ثانية} = 449 \text{ غالون} / \text{دقيقة} \\ &= 10 \times 6,46 \text{ غالون/يوم} \\ &= 1,98 \text{ فدان} \cdot \text{قدم/يوم} \\ &= 28,3 \text{ لتر} / \text{ثانية} \end{aligned}$$

### الكثافة

$$\begin{aligned} \text{الماء : 1 سم}^3 &= 0,999 \text{ غرام في } 60 \text{ ف} \\ &= 0,998 \text{ غرام في } 20 \text{ م} \\ 1 \text{ قدم}^3 &= 1,938 \text{ سلك في } 60 \text{ ف} \\ &= 1,936 \text{ سلك في } 20 \text{ م} \end{aligned}$$

الهواء : ١ سم<sup>٣</sup> = ١,٢٢٦ × ١٠<sup>-٣</sup> غرام في ١ جوو ١٥ م  
 التربة : ١ سم<sup>٣</sup> = ١,٨ الى ١,٨ غرام ( كثافة الشحنة في مكان ) .  
 = ٢,٦٥ غرام ( معدل كثافة جسيمة التربة والصخر ) .

اللزوجة :

الماء : ١,١٢٤ سنتي يونيز في ٦٠ ف

١,٠٠٥ سنتي يونيز في ٢٠ م

١ سنتي يونيز = ٠,٠١ يونيز = ٠,٠١ دايين . ثانية / سم<sup>٢</sup>

١ باون . ثانية / قدم<sup>٢</sup> = ٤٧٨,٨ يونيز

الضغط

١ جو = ١٠,١٣٢ × ١٠<sup>-٦</sup> دايين / سم<sup>٢</sup>

= ١٠١٣,٢ مليار

= ١٤,٦٩٦ باون / انج<sup>٢</sup>

= ٧٦ سم زئبق في صفرم

= ٣٣,٩٠ قدم ماء في ٤ م

١ قدم ماء في ٤ م = ٢,٢٤٢ سم زئبق

= ٠,٤٣٣٥ باون / انج<sup>٢</sup>

خاصية الماء

١ جزء من المليون = ١ مليغرام / لتر

١ جسيمة / غالون اميركي = ١٧,١ جزء من المليون

١ طن من الصلب المذاب . فدان . قدم = ٧٣٥ جزء من المليون

الوزن المكافئ للأيون = الوزن النهي للأيون / تكافئ الأيون

المكافئ المليغراممي / أيون = جزء من المليون للأيون / الوزن المكافئ للأيون



١ مكافئ ماء مليغرامى / لتر = ١ ملي مكافئ / لتر

١ مكافئ . مليون

١ مكافئ ماء مليغرامى / لتراتون = ١٠٠ توصيل كهربائى  $\times 10^{-6}$  بالتقريب للماء الاكثر  
١ جزء من المليون = ١,٥٦ توصيل كهربائى  $\times 10^{-6}$  اعتيادى ما بين ١٠٠  
الى ٥٠٠٠٠ موهز / سم  
فى ٢٥ م .

النفاذية

( ك س = المكافئ المختبرى للنفاذية )

١ ك س =  $10 \times 4,72$  / ثانية

١ دارسى =  $10 \times 0,987$  سم<sup>١</sup>

١ دارسى =  $10 \times 1,062$  قدم<sup>١</sup>

١ دارسى = ١٨,٢ ك س ( للماء فى ٩٠ ف )

١ دارسى =  $10 \times 0,966$  سم<sup>٣</sup> / ثانية ( للماء فى ٢٠ م )

١ سم / ثانية =  $10 \times 1,02$  سم<sup>٥</sup> ( للماء فى ٢٠ م )

- |                            |                       |
|----------------------------|-----------------------|
| 1. Abnormal Fluid Pressure | ضغط مائع غير عادى     |
| 2. Absolute Artesian Well  | بئر ارتوازىة مطلقة    |
| 3. Absolute Porosity       | مسامية شاملة أو مطلقة |
| 4. Absorbed Water          | مياه التسرب           |
| 5. Absorbing Well          | بئر مُمتصة            |
| 6. Absorption              | امتصاص                |
| 7. Absorption Test         | تجربة امتصاص          |
| 8. Absorption Well         | بالوعة                |
| 9. Absorptive Capacity     | طاقة الامتصاص         |

10. Abyss	عمق سحيق
11. Acid Treatment	عملية تحميض
12. Active Water	ماء ذو فعالية كيميائية
13. Actual Evaporation	تبخر فعلي
14. Actual Evapotranspiration	تبخر نتحي فعلي
15. Adhesion	تلاصق
16. Adhesive Force	قوى التلاصق
17. Adhesive Water	ماء لصوق
18. Adit	سرداب
19. Adsorption	امتزاز
20. Aeration	تهوية
21. Aggradation	ترسب
22. Aggressive Water	ماء آكل
23. Alkaline Water	ماء قلوي
24. Alkalinity	قلوية
25. Amplitude	مدى الارتفاع
26. Analog or Analog Modele	نموذج مماثل
27. Anisotropic	متباين الخواص
28. Annular Space	فجوة حلقيية
29. Antecedent Precipitation	دليل التشبع
30. Antecedent Soil Moisture	محتوى الرطوبة الأصلي
31. Apparent Velocity	سرعة ظاهرية
32. Aqueduct	قناة ماء
33. Aquiclude	شبه منفذ
34. Aquifer	تكوين مائي
35. Aquifer Collapse	انهيار الطبقة المائية
36. Aquifer Storage	تخزين جوفي
37. Aquifer Test	اختبار طبقة مائية
38. Aquifer Test Design	مشروع ضخ تجريبي
39. Aquifer Thickness	سمك طبقة مائية

40. Aquifuge مساك أو ( تكوين غير نفاذ وغير ناقل )
41. Aquitard شبه مساك
42. Aquitard Field Coefficient of Permeability معامل النفاذية العمودية
43. Area of Artesian Flow منطقة الارتوازية
44. Area of Diversion منطقة الصرف أو التحويل
45. Area of Infiltration منطقة الترشيح
46. Area of Influence منطقة التأثير
47. Area of Pumping Depression منطقة الرشف
48. Arid قاحل
49. Artesian ارتوازي
50. Artesian Aquifer طبقة مائية ارتوازية  
( Syn of Confined Aquifer )
51. Artesian Basin حوض ارتوازي
52. Artesian Capacity صيب ارتوازي
53. Artesian Condition جريان ارتوازي
54. Artesian Discharge صيب فوران
55. Artesian Flow تدفق ارتوازي
56. Artesian Flow Area منطقة الفوران
57. Artesian Ground-Water مستودع ماء جوفي حبيس
58. Artesian Pressure ضغط ارتوازي
59. Artesian Pressure Surface سطح معصاري ( مضغاطي )
60. Artesian Spring ارتوازي - ينوع ارتوازي
61. Artesian Storage Coefficient معامل التخزين الارتوازي
62. Artesian System مجموعة ارتوازية - حوض ارتوازي
63. Artesian Water (Syn. of Confined Ground Water) ماء ارتوازي
64. Artesian Well بئر ارتوازية
65. Artificial Recharge تطعيم اصطناعي
66. Artificial Replenishment تغذية اصطناعية
67. Asymptotic محاذي
68. Auger متقب حلزوني  
لمنغراف مسجل
69. Automatic Water-Level Recorder ( جهاز مسجل يقاس به ارتفاع مستوى الماء )

70. Ball (TO)	صم بصم ( صما )
71. Bailer	صمام الحفر
72. Bailer Test	تجربة الصم
73. Bank Storage	اختزان الجوانب
74. Barometric Efficiency (of an Aquifer)	حساسية مضغاطية حد سدود
75. Barrier Boundary	ينبوع الفيض
76. Barrier Spring	تبادل أساسي
77. Base-Exchange	جريان قعري ( صيب أساسي )
78. Base-Flow	منحنى الصيبيات الأساسية المصنفة
79. Base-Flow Duration Curve	مستوى الأساس
80. Base Level	حوض
81. Basin	نظرية برنوي
82. Bernoulli's Low	تفرع
83. Bifurcaion	نسبة التفرع
84. Bifurcation Ration	حفيرة
85. Bore	بئر محفورة
86. Bored-Well	حفيرة سبر
87. Bore Hole or Borehole	مضخة بئر
88. Borehole Pump	تقب
89. Boring	ارضاع حدية
90. Boundary Conditions	طبقة الحد
91. Boundary Layer	تكوين مائي محدود
92. Bounded Aquifer	زعاق
93. Brackish	ماء زعاق
94. Brackish Water	نهر متعدد المجاري
95. Braiding River	ماء اجاج
96. Brine	جدول
97. Brook	نهر جوفي
98. Buried River	

99. Cable - Tool Drill	الحفر بالحبل الناقب
100. Calibration Curve	منحني التعبير
101. Caliper Logging	سجل اداء المماسك
102. Capillarity	شعرية
103. Capillary	شعري
104. Capillary Action	فعل شعري
105. Capillary Fringe	منطقة الماء الشعري
106. Capillary Head	ارتفاع شعري
107. Capillary Moisture Capacity	محتوى الماء الشعري
108. Capillary Rise	مدى التصاعد الشعري
109. Capillary Suction	توتر شعري
110. Capillary Water	ماء شعري
111. Capillary Zone	منطقة الماء الشعري
112. Cased Well	بئر منببة
113. Casing	ثقب بئر انبوبية
114. Casing Shoe	كباس المضخة
115. Catchment	مستجمع أو حوض التلقي
116. Catchment Area Surface (aire) du bassin versant	مساحة التلقي
117. Catchment Basin Bassin d'alimentation, bassin	حوض التطعيم
118. Cave Caverne, grotte	مغارة
119. Cementation	التصلب
120. Cement Grout Coulis de ciment	ملاط اسمنت
121. Centrifuging	الطرد المركزي
122. Centrifugnt pumps	المضخات المركزية الطاردة
123. Clogging	كظم
124. Coastal Aquifer	تكوين مائي ساحلي
125. Coefficient of Conductivity	معامل النفاذية
126. Coefficient of Ground-Water Discharge	معامل الترشيح
127. Coefficient of Leakage	معامل التصريف
128. Coefficient of Permeability	معامل النفاذية

129. Coefficient of Storage	معامل التخزين
130. Coefficient of Transmissibility	معامل المنقولية
131. Collapse	أنهيار
132. Collector Well	بئر-متشعبة المصارف
133. Color Tracers	المرشحات اللونية
134. Compaction	التماسك
135. Compressibility	انضغاطية
136. Confined Ground-Water	ماء جوفي حبيس
137. Conjunctive Utilization	الاستفادة المترابطة
138. Conjunctive Use	الفائدة أو الأستعمال المترابط ( المتحدة )
139. Connate Water	ماء احفوري
140. Constant Head	مستوى مائي ثابت
141. Contamination	تلويث
142. Continuous Pumping	ضخ متواصل
143. Contour Line	منحني المستوى - ( خط التسوية )
144. Cosmic Water	المياه الكونية
145. Connate Water	المياه الحبيسة
146. Curb	دائرة القاعدة
147. Current	تيار
148. Cusec	قدم مكعبة في الثانية
-D-	
149. DAM	سد
150. Darcy's Law	قانون دارسي
151. Datum Level,	السد
152. Deep Well	بئر انبوية عميقة
153. Dehydration	تجفيف
154. Depletion	استنزاف - نضوب أو حوض
155. Depletion Curve	منحني النضوب
156. Depression	انخفاض

157. Derrick	رَقَاع
158. Development of Well	استكمال بئر
159. Diffusion Well	بئر الترشيح
160. Dimension	اتجاه
Dimensionless ratio	النسبة اللااتجاهية
161. Direct Evaporation (from ground-water)	تبخر مباشر
162. Direct Run-Off	سيلان مباشر
163. Discharge	صبيب - تصريف
164. Discharge Area	منطقة الصب ( التفرغ )
165. Dispersion	تبدد
166. Disposal Well	بالوعة - المياه القذرة
167. Ditch	قنية
168. Divide	خط التقسيم ( للمياه )
169. Drain	مخرج مائي
170. Drainage	تصريف المياه
171. Drainage Net. Or Net Work	شبكة مائية
172. Drawdown	حبوض - انخفاض مستوى الماء
173. Drill (To)	ثقب ، حفر بالثقب
174. Driking Water	ماء شروب
175. Drive pipes	أنايب الثقب
176. Driven Well or Drive Well	بئر فورية - بئر انبوية
177. Drought	جفاف
178. Dry	جاف
179. Dry Year Annee seche (s'opp. a humid year)	سنة جافة
180. Dug Well	ركية ، آبار الحفر
181. Dumb-Well	بئر مكظومة
182. Dupuit's Assumption	فرضية ديوييت
183. Dye	ملون أو مرشد
184. Dynamic Pressure	ضغط ديناميكي

185. Economic Yield	صيب استغلال اقتصادي
186. Effective Hydraulic Conducti	نفاذية نسبية
187. Effective Permeability	نفاذية نسبية
186. Effective Pore-Space	مسامية فعلية
189 Effective Porosity	مسامية فعلية
190. Effective Precipitation	مطر مفيد
191. Effective Saturation	تشبع نسبي
192. Efficient Rainfall	مطر ناجع
193. Effluent (Susst.)	مجرى
194. Effluent Flow	صيب التدفق
195. Effluent Seepage	ماء منبثق
196. Effluent Stream, or River	نهر صارف
197. Effluent Water	ماء النتج
198. Electrical Log	سجل الاداء الكهربائي
199. Encroachment	اجتياح
200. Ephemeral Stream	نهر موسمي
201. E.P.M. (Equ)valent Per Million ( المعادل في كل مليون )	المعادل المليون ( المعادل في كل مليون )
202. Equilibrium Equatin	حصوله متوازنة
203. Equipotential Line	منحني تساوي الجهد
204. Equipotential Surface	سطح تساوي الجهد
205. Evaporation	تبخر
206. Evapotranspiration	تبخر فتحي
207. Exhaustion	فرط الاستغلال
208. Exponential Integral	التكامل الاسي
209. Fall (of Water)	نكوز - حوض
210. Falling Head	المستوى المائي المتحرك
211. Fault Spring	ينوع فالق - ينبوع صدع
212. Field Capacity	سعة الامساك
213. Field Moisture	مدى امساك الرطوبة
214. Filter	مرشح - مصفاة



215. Filter Cake مرشح الوحل
216. Finite Differences Method طريقة الفروق المنتهية
217. Finite Element Method طريقة العناصر المنتهية
218. Fissure شق -
219. Fissure Spring ينبوع الشق
220. Flow تدفق - جريان
221. Flow Duration Curve منحني الصبيات المصنفة
222. Flow Meter مصباح
223. Flow Net شبكة مياه متدفقة
224. Flow Well, Flowing Well بئر ارتوازية فائرة
225. Fluctuaion تقلبات معصارية
226. Fluid مائع
227. Fracture مغلق
228. Fracture Spring عين أو فلق
229. Free Aquifer تكوين مائي حر
230. Free Ground-Water ماء جوفي حر أو طبقة مائية حرة
231. Free Surface سطح طبقة حر
232. Free Water Table سطح طبقة مائية حر ( غير حبس )
233. Fresh Water ماء عذب
234. Fresh Water Barrier حاجز من ماء عذب
235. Fringe هذب
236. Fringe Water ماء شعري
237. Fully-Penetrating Well بئر كاملة

- G -

238. Gage ( انظر المادة : 626 mesure )  
مقياس ، مقياس
239. Gage Well بئر الاستدلال
240. Gaging Station ( American Usage ) محطة القياس
241. Gear Pumps مضخات التروس
242. Gelation Conductors الموصلات الجلاتينية

243. Geothermal	حرارى جوفى
244. Geothermal Gradient	المحالى الحرارى الارضى
245. Geyser	فؤارة حارة
246. Gravitational Water	ماء جاذبي
247. Gravity Well	بئر عادية
248. Ground-Water	ماء جوفى
249. Ground-Water Balance	حصيلة مائية ، توازن مائى
250. Ground-Water Basin	حوض ماء جوفى
251. Ground-Water Contour	منحنى متساوى المعصارية
252. Ground-Water Depletion Curve	منحنى نضوب نهر
253. Ground-Water Development	استغلال المياه الجوفية
254. Ground-Water Discharge	صبيب الاستفاد - جريان جوفى
255. Ground-Water Divide	الخط الفاصل بين مياه جوفية
256. Ground-Water Equation	حصيلة مائية
257. Ground-Water Flow	تدفق جوفى
258. Ground-Water Geology	هيدروجيولوجية
259. Ground-Water Level Contour	منحنى متساوى السطح المعصارى
260. Ground-Water Movement	حركة الماء الجوفى
261. Ground-Water Over Draft	فرط استغلال طبقة مائية
262. Ground-Water Recession Curve	منحنى النضوب
263. Ground-Water Recharge	تطعيم طبقة مائية
264. Ground-Water Reservoir	مستودع ماء جوفى
265. Ground-Water Run-Off	سيلان ماء جوفى
266. Ground-Water Storage	مخزون طبقة مائية
267. Ground-Water Table	سطح طبقة مائية حر
268. Grout	ملاط

- H -

269. Harmonic Mean Grain- Diameter	قطر الحبيبة المتوسطى التوافقى
270. Head	شحنة مائية

271.	Head Loss	ضماح شحني
272.	Hoist	رافعة
273.	Hot Spring	حمة ، ينبوع حار
274.	Hydraulic	مائي
275.	Hydraulic Boundary	حد مائي
276.	Hydraulic Conductivity	ناقلية او نفاذية
277.	Hydraulic Gradient	مجال مائي
278.	Hydraulic Rotary	الدوار المائي
279.	Hydraulics	علم المياه
280.	Hydrogeochemistry	جيوكيمياء المياه
281.	Hydrogeologie Boundary	حد مجموعة مائية
282.	Hydrogeological Map	خريطة جيولوجية مائية - خريطة هيدروجيولوجية
283.	Hydrogeology	هيدروجيولوجية
284.	Hydrograph	رسم مائي
285.	Hydrograph Separation	تحليل رسم مائي
286.	Hydrologic Balance	موازنة مائية
287.	Hydrologic Budget	موازنة او ميزانية مائية
288.	Hydrologic System	مجموعة مائية - مجموعة هيدرولوجية
289.	Hydrologic Unit	وحدة مائية - وحدة هيدرولوجية
290.	Hydrological Cycle	الدورة الهيدرولوجية
291.	Hydrological Equation	موازنة مائية - معادلة مائية
292.	Hydrology	علم المياه - هيدرولوجية
293.	Hydrosphere	الغلاف المائي
294.	Hydrostatic	هيدروستاتيكي
295.	Hydrostatic Pressure	ضغط هيدروستاتيكي
296.	Hygroscopic Coefficient	معامل المرطابية
297.	Hygroscopic Water	ماء مرطابي
298.	Image	التشبيه او التخيل
299.	Infiltration	ترشح - ترشيح
300.	Infiltration Basin	حوض الترشيح

301. Infiltration Capacity	مدى الترشيح - سعة الترشيح
302. Infiltration Coefficient	معامل الترشيح
303. Inflow	انصباب الماء - الماء المنصب
304. Influent Stream	نهر مرشح
305. Injection	حقن
306. Injection Well	بئر الحقن
307. Intake Area	منطقة التطعيم
308. Intermediate Belt	منطقة متوسطة او انتقالية
309. Intermittent Spring	عين متقطعة - او ينبوع متقطع
310. Intermittent Stream	نهر متقطع الجريان
311. Internal Drainage	صرف داخلي
312. Interstitial Porosity	مسامية خلالية

- J -

313. Jet Drill	ثقب فوار
314. Jetted Drill, Jetted Well	الثقب بالحقن
315. Jetted Nozzie	صمام الثقب
316. Joints	المفاصل
317. Juvenile Water	ماء الاعماق

- K -

318. Kanat	قناة
319. Karst	كارست
320. Karst Spring	ينبوع الكارست

- L -

321. Lagon	بحيرة شاطئية
322. Lake	بحيرة
323. Laminar Flow	جريان انسيابي او منتظم ( صفيحي )
324. Landslide	انزلاق ارضي
325. Land Subsidence	انخفاض ارضي
326. Leak	تسرب ( ماء )

327. Leakage ( تسرب او ضياع ) ماء )
328. Leaky Aquifer ( Syn. Of Semi Confined ) تكوين مائي شبه حبيس
329. Lymnology علم البحيرات
330. Liquid Conductors الموصلات السائلة
331. Log " log " ( diagramme vartical ) رسم تخطيطي للحفر
332. Long Lateral Curve المنحني الجانبي الطويل
333. Long Normal Curve المنحني الاعتيادي الطويل
334. Lost River اندثار نهر
335. Lysimeter مرشاح - مقياس الترشيح
336. Magmatic Water صهارة = ماء صهاري
337. Manometer مضغط
338. Marsh مستنقع
339. Mast سارية ( تستخدم في عمليات الحفر )
340. Matching Process طريقة المطابقة
341. Maximum Moisture Capacity مدى الامساك الاقصى
342. Maximum Perennial Yield صيب الاستغلال الاقصى
343. Maximum Yield ( Of a Well ) مدى الانتاج الاقصى ( البئر )
344. Mean Annual Discharge متوسط او معدل الصيب السنوي
345. Mean Annual Rainfall ارتفاع معدل الامطار ( الهواطل )
346. Mean Annual Runoff معدل الجريان السنوي
347. Mean Daily Discharge معدل الصيب اليومي
348. Meander منعطف
349. Measuring Weir مصب
350. Medicinal Spring عين معدنية علاجية
351. Membrane Model النماذج الغشائية
352. Meniseus Surface السطح الهلالي

353. Meteoric Water مياہ جوفیة  
 354. Mineral Spring عین معدنیة  
 355. Mineral Water ماء معدنی ( علاجی )  
 356. Mineralized Water ماء معدن  
 357. Moisture رطوبة  
 358. Moisture Content محتوی الرطوبة  
 359. Moisture Deficiency نقص رطوبی  
 360. Moisture Index دلیل الرطوبة الشامل  
 361. Monitor Well بئر جاسة ( للملاحظة )  
 362. Moving Means معدلات ( مائیة ) متغیرة

- N -

363. Native Water ماء أصیل  
 364. Net Draft الاستغلال الصافی  
 365. Network شبكة مرتبطة بعضها ببعض  
 366. Non Equilibrium Equation معادلة طبقة مائیة غیر متوازنة  
 367. Non Flowing Artesian Well بئر ارتوازیة غیر فائرة  
 368. Non Flowing Well بئر غیر فائرة  
 369. Non Steady Flow جریان غیر مستمر  
 370. Non-Steady State حالة موقتیة  
 371. Non-Uniforme Flow جریان غیر رتب أو غیر منتظم  
 372. Normal Arrangement الترتیب الاعتیادی  
 373. Numerical Analysis التحلیل العددی

- O -

374. Observation Well بئر ملاحظة  
 375. One Dimensional Flow جریان احادی البعد  
 376. Orange-Peel Bucket سطل أو جلوف بشكل قشر البرتقال  
 377. Out Flow صیب الخروج - صیب الانبثاق

378. Outlet	مخرج - منبثق
379. Overdevelopment	فرط استغلال ( طبقة مائية )
380. Overdraft	فرط الاستغلال
381. Overflow	طفح أو فيض
382. Overflow ( To )	طفح يطفح
383. Overpumping ( Or Over-Pumping )	فرط الضخ

- P -

384. Packing	<u>التراص</u>
385. Pellicular Water	<u>الماء القشري</u>
386. Perched Aquifer	<u>تكوين مائي ذو طبقة معيقة أو معلق الطبقة</u>
387. Perched Ground-Water	<u>طبقة مائية معيقة</u>
388. Percolating Water	<u>الماء النافذ ( الراشح )</u>
389. Percolation	<u>ترشيح - رشح</u>
390. Percussion Drill	<u>التقب بالصدم - التقب بالطرق</u>
391. Perennial	<u>مستديم</u>
392. Perennial Stream	<u>نهر مستديم</u>
393. Perforation	<u>تنقيب ، مصفاة</u>
394. Perforated Casing Well	<u>انبوبة ذات مصفاة</u>
395. Periodic Spring	<u>عين موسمية</u>
396. Permafrost	<u>مجلاة جوفية</u>
397. Permanent Flow	<u>جريان دائم</u>
398. Permeability	<u>نفاذية</u>
399. Permeability Coefficient	<u>معامل النفاذية</u>
400. Permeameter	<u>مقياس النفاذية</u>
401. Phreatic	<u>جوفي أوباطني</u>
402. Phreatic Water	ماء طبقة جوفية ( حرة )
403. Pizometer	معصار ( راجع : 1195,1047 )

404. Piezometric Contour	منحني متساوي المعصارية
405. Pit	حفرة
406. Pitcher Pumps	المضخات القاذفة
407. Plunger Pump	مضخة ذات مكبس
408. Pollutant	ملوث ( مادة التلوث )
409. Polluted Water	ماء ملوث
410. Pollution	تلوث - تلويث
411. Pond	بركة
412. Pore	سام - فجرة
413. Porosity	سامية
414. Potential Logging	سجل اداء الجهد
415. Potent Iometer	قياس الجهد
416. P.P.M. ( Parts Per Million )	جزء من مليون
417. Practical Porosity	سامية فعالة
418. Precipitation	واطل
419. Pressure Aquifer	كوين مائي حيس
420. Pressure Surface	طح معصاري
421. Pump	نمخة
422. Pumpage	دار الضخ ( ما يخرج من الماء بالضخ في ة معينة ) عمل الضخ
423. Pumping	نخ
424. Pumping Draft	نخ الاستغلال
425. Pumping Level	سوى الضخ
426. Pumping Station	محطة الضخ
437. Pumping Test	ضخ تجريبي
438. Pumping Time	مدة الضخ
439. Pumping-Water-Level	مستوى الماء بعد الضخ
440. Pumping Well	بئر استغلال بالضخ
441. Pump Test	ضخ تجريبي
427. Purification	تنقية - تصفية



428. Quick Sand	رمال رخوة
- R -	
429. Radial Collector Well	بئر متشعبة المصارف
430. Radial Flow	جريان متشعب
431. Radial Permeability	نفاذية شعاعية
432. Radius of Influence	مدى التأثير
433. Rainfall	هطول المطر
434. Rainfall Excess	مطر زائد
435. Rainfall Intensity	شدة الهطول
436. Rainage	مقياسات ( مقياس المطر )
442. Rate Of Discharge	مقدار الصيب
443. Rate Of Flow	مقدار التدفق
444. Rate Of Infiltration	مقدار الترشيح
445. Raw Water	ماء خام
446. Reamer	مسحل ( موسع الثقوب )
447. Recession	نضوب - حبوض
448. Recession Constant	معامل النضوب
449. Recession Curve	منحني النضوب
450. Recharge	تطعيم اصطناعي
451. Recharge Area	منطقة التطعيم
452. Recharge Boundary	حد التطعيم
453. Recharge Rate	سرعة الترشيح
454. Recharge Test	تجربة بالحقن
455. Recharge Well	بئر تطعيم ( اصطناعي )
456. Recharging	تطعيم اصطناعي
457. Recovery	العودة الى المستوى بعد الضخ
458. Recovery Curve	منحني ارتفاع المستوى
459. Reduced Saturation	تشبع نسبي
460. Regime	نظام الجريان

Regulation	تنظيم
462. Rejected Recharge	تطعيم مردود
463. Relative Evaporation	تبخر نسبي
464. Relative Permeability.	نفاذية نسبية
465. Replenishment	تطعيم او زيادة في الحد
466. Reservoir	مستودع
467. Residual Drawdown	هبوط مستوى الماء بعد ضخ التجربة
468. Resistivity Log	رسم تخطيطي لتعيينة كهربائية
469. Rest. Water. Level	مستوى معصاري طبيعي
470. Retention	امسك
471. Rising Limb	مدة التصاعد
472. Rising Stage	تصاعد ( المياه )
473. River	نهر
474. Rotare Pump	مضخة دوارة
474. Run-Off	جريان
476. Run-Off Coefficient	معامل او نسبة الجريان
477. Safe Yield	صيب الضمان
478. Saline	ملح ( مالح )
479. Saline Spring	ينبوع ملح
480. Saline Water	ماء ملح
481. Salinity	ملوحة
489. Salt-Water Encroachment	تسلط ماء ملح ( على طبقة مائية )
483. Salt Water Wedge	ماء ملح محصور ( اسفين ملح )
484. Salty Water	ماء ملح - ماء ملحي
485. Sanitary Zone	محيط الوقاية - نطاق الوقاية
486. Sand Model	نموذج رملي
487. Saturated Flow	جريان في وسط مشبع
488. Saturated Thickness	سمك الطبقة المائية
489. Saturated Zone	مساحة النتج في البئر
490. Saturation	تشبع - اشباع

491. Scavenger Well	بالوعة
492. Screen	مصفاة
493. Screened Well	بئر انبوبية ذات مصفاة
494. Sea Water Intrusion	اقتحام - اجتياح ماء بحري
495. Secondary Porosity	مسامية ثانوية
496. Seepage	ترشح - ترشيح - نتح
497. Semi- Confined Aquifer	تكوين مائي شبه حيس
498. Semi-Perched Groundwater	طبقة مائية معلقة
499. Semi-Permeable	شبه منفذ
500. Septic Tanks	خزانات العفن
501. Sewage, or Sewage Effluent	مياه المرازب
502. Shaft	بئر منجم
503. Shallow Ground-Water	طبقة مائية جوفية قليلة العمق
504. Shooting	نسف او انتساف
505. Sink Hole (Amer).	غور او تغور ماء ( سطحي )
506. Sinking of the Ground-Water	حبوض طبقة مائية ( هبوط مستواها )
507. Siphon	سيفون
508. Slotted Casing	جهاز انبوبي ذو مصفاة
509. Slush Pit	حفرة طين
510. Soaking	تبلبل
511. Soft Water	ماء فرات - خال من الاملاح
512. Soil Moisture	رطوبة التربة
513. Soil Moisture Deficit	نقص رطوبة التربة - جفاف التربة
514. Soil Moisture Retention	سعة او مدى امساك الرطوبة
515. Soil Moisture Suction	قوة امتداد الرطوبة
516. Soil Texture	نسيج التربة
517. Soil Water	ماء التربة
518. Solid Conductors	المواصلات الصلبة
519. Solution Opening	مغلق الانحلال
520. Spaces	الفراغات
521. Specific Retention	سعة الامساك النوعي

522. Specific Yield صيب نوعي - قدرة الترشيح
523. S.P. Log (P.S.) رسم تخطيطي للاستقطاب التلقائي
524. Spray رش - رذ
525. Spreading, Recharge تطعيم اصطناعي بالتسيح
526. Spring عين - ينبوع
527. Sprinkling رش - سقي اورى بالرش
528. Stage مستوى
529. Static Head شحنة هيدروستاتيكية ( ارتفاع شحنة الماء )
530. Static Level Or Water-Level مستوى هيدروستاتيكي
531. Steady Flow جريان دائم او مستديم او ثابت
532. Steady State نظم جريان مستديم او ثابت
533. Steady Water-Level مستوى مثبت
534. Storage اختزان الماء - الماء المخزن
535. Storage Capacity سعة اختزان (نهر) - اختزان مياه (تكوين مائي)
536. Storage Coefficient معامل الاختزان
537. Storativity معامل الاختزان
538. Stream نهر
539. Stream Flow جريان كلي
540. Subartesian متصاعد بدون فوران
541. Subsurface Drainage مصرف او تصريف باطني او جوفي  
2 - Drainage souterrain ( drainage
542. Subterranean River ماء جوفي او باطني ( مياه جوفية )
543. Subsurface Water نهر باطني او جوفي
544. Suction مص أو امتصاص
545. Suction Dredging الدفع الخاص
546. Surface Flow تدفق او جريان سطحي
547. Surface Run-off جريان سطحي
548. Surging ازالة الكظم - بالكس
549. Suspended Water ماء معلق ( ماء منطقة التهوية )

-T-

550. Temporary Hardness صلابة مؤقتة  
551. Temporary Zone of Saturation منطقة تشبع مؤقتة  
552. Tensiometer ميثار ( مقياس ) التوتر  
553. Terrestrial Water المياه البرية  
554. Test Well experim بئر التجربة - بئر تجريبية - بئر الاختبار  
555. Three. Dimensional Flow جريان ثلاثي الابعاد  
556. Tidal مدى وجزرى ( نسبة الى المد والجزر )  
557. Tidal Amplitude ارتفاع المد - اتساع المد  
558. Total Dissolved Solids مجموع المواد الصلبة  
559. Total Hardness صلابة كلية  
560. Trace Element عنصراثر ( عنصر مرشد )  
561. Tracer عنصركاشف او مرشد  
562. Transition Zone منطقة انتقالية ( جزء من منطقة غير مشبعة )  
563. Transmissibility (Theis) انفاذية ( منقولة )  
564. Transpiration نتح  
565. Trial Pumping Test ضخ تجريبي أو تقسيبي  
566. Turbulent Flow جريان مضطرب  
567. Two Dimensional جريان ثنائي البعد  
568. Two-Layer Aquifer تكوين مائي ثنائي الطبقة

-U-

569. Unconfined Aquifer تكوين مائي حر الطبقة  
570. Unconfined Water ماء حر - ماء غير حبيس - ماء طليق  
571. Underdrainage صرف سفلي - صرف تحتى  
572. Underflow جريان سفلي ( تحتى )  
573. Underground Reservoir مستودع ماء مطمور ( جوفي )  
574. Underground Water ماء باطنى او جوفى  
575. Uniform Flow جريان رتيب ( مطرد بدون تغير )  
576. Uniformity Coefficient معامل الرتبة او معامل الاطراد  
577. Unit Graph, or Unit Hydrograph رسم مائي وحدي  
578. Usaturated Zone منطقة غير مشبعة -  
579. Unsteady Flow جريان مؤقت او غير مستديم

580. Upper Reach

المجرى الاعلى

- V -

581. Vadose Water ( مياه معلقة ) مياه منطقة غير مشبعة  
582. Viscosity لزوجة  
583. Viscous Fluid Models نماذج الموائع اللزجة  
584. Void Ratio نسبة الفراغ  
585. Volcanic Water المياه البركانية

- W -

586. Water. Bearing Stratum طبقة مائية  
587. Water Budget حصيلة مائية - حصيلة ماء  
588. Water Catchment اسر ( ماء ) - استقاء  
589. Water Level Contour ( السطح المعصاري ) منحني الارتفاع او منحني المستوى  
590. Water Potential موارد الماء الممكنة - قدر المواد المائية  
591. Water Requirement احتياجات مائية  
592. Water Resources مصادر مائية ( موارد مائية )  
593. Water Rights التشريعات المائية او الحقوق المائية  
594. Water Shortage نقص او قلة ( ماء )  
595. Water Stage مستوى الماء  
596. Water Table سطح طبقة مائية حرة ( غير حبسية )  
597. Water Table Aquifer تكوين مائي حر الطبقة او غير حبس الطبقة  
598. Water Table Contour منحني الارتفاع لطبقة حرة ( غير حبسية )  
599. Water Table Fluctuation تقلبات سطح طبقة حرة ( غير حبسية )  
600. Water Table Map خريطة مياه جوفية  
601. Water Year سنة هيدرولوجية  
602. Water Yield ٢. انتاج مائي  
603. Weir Well Completion مصب او موضع الصب  
604. Well Curb منابة البئر  
605. Well Development استكمال بئر - تنميتها بالتعميق او التوسيع  
606. Well Efficiency مدى نفع او صلاحية البئر - فعالية البئر  
607. Well Hydraulics علم مياه الابار

608. Well Interference تأثير الضخ في بئر أو آبار مجاورة
609. Well Log تقرير عن الحفر-وصف وتمثيل المقطع
610. Well Sinking حفر بئر أو اعتماقتها
611. Well Spacing تفسيح ما بين الآبار (المسافات بين الآبار)
612. Well Testing تجريب أو تجربة بئر (بالضخ قبل المشروع أو استغلالها)
613. Well Treatment معالجة بئر-تنشيط انتاجها
614. Well Yield صبيب انتاج بئر ، انتاجية البئر
615. Wet Year سنة ماطرة أو ممطرة
616. Withdraw (To) اقتطع - اخذ أخيدة
617. Withdrawal ( of Water) اقتطاع ( ماء )-مقتطع أو اخيدة ( ماء )

-Y-

618. Yield انتاج او مردود مائي

-Z-

619. Zone of Aeration منطقة التهوية-منطقة غير مشبعة
620. Zone of Capillary منطقة شعرية
621. Zone of Discharge منطقة الانبثاق
622. Zone of Saturation منطقة الاشباع أو التشبع
623. Zone of Wathering منطقة غير مشبعة-منطقة للتهوية ( للتجوية)

# المراجع الاجنبية للكتاب

## مراجع الفصل الاول

1. Adams, F. D., Origin of springs and rivers—an historical review, *Fennia*, vol. 50, no. 1, 16 pp., 1928.
2. Agadjanov, A. M., *Hydrogeology and hydraulics of ground water and oil* (in Russian), Gostoptekhizdat, Moscow, 280 pp., 1950.
3. Amer. Geophysical Union, *Annotated bibliography of hydrology 1941-1950*, Washington, D. C., 408 pp., 1952
4. Amer. Geophysical Union, *Annotated bibliography of hydrology 1951-54 and sedimentation 1950-54*, Washington, D. C., 207 pp., 1955.
5. Amer. Soc. Civil Engrs., *Hydrology Handbook, Manual of Engineering Practice* 28, New York, 184 pp., 1949.
6. Anon., *Water use in the United States, 1900-1975, Supplement to Willing Water* 38, Amer. Water Works Assoc., 8 pp., 1956.
7. Baker, M. N., and R. E. Horton, Historical development of ideas regarding the origin of springs and ground-water, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 17, pp. 395-400, 1936.
8. Bennison, E. W., *Ground water, its development, uses, and conservation*, Edward E. Johnson, St. Paul, Minn., 507 pp., 1947
9. Bogomolov, G. V., and A. I. Silin-Bekcurin, *Special hydrogeology* (in Russian), Gosgeoltekhizdat, Moscow, 247 pp., 1955.
10. Dachler, R., *Grundwasserströmung*, J. Springer, Vienna, 141 pp., 1936.
11. Ferris, J. G., Ground water, in *Hydrology* (by C. O. Wisler and E. F. Brater), John Wiley and Sons, New York, pp. 198-272, 1949.
12. Houk, I. E., *Irrigation engineering*, vol. 1, John Wiley and Sons, New York, 545 pp., 1951.
13. Imbeaux, E., *Essai d'hydrogéologie*, Dunod, Paris, 704 pp., 1930.
14. Keilhack, K., *Lehrbuch der Grundwasser- und Quellenkunde*, 3rd ed., Gebr. Borntraeger, Berlin, 575 pp., 1935
15. Koechlin, R., and A. Koechlin, *Les eaux souterraines*, Librairie Rouge, Lausanne, 48 pp., 1945.
16. Koehne, W., *Grundwasserkunde*, E. Nagele, Stuttgart, 291 pp., 1928.
17. Kollbrunner, C. F., *Grundwasser und Filterbrunnen*, Leeman & Co., Zurich, 79 pp., 1943.
18. Linares, J. G.-Y., *Agua subterraneeas*, Libreria Dossat, Madrid, 342 pp., 1945.
19. MacKichan, K. A., Estimated use of water in the United States, 1955, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 49, pp. 369-391, 1957.
20. Martel, E. A., *Nouveau traité des eaux souterraines*, Doin Octave, Paris, 838 pp., 1921.
21. Mason, B., *Principles of geochemistry*, 2nd ed., John Wiley and Sons, New York, 310 pp., 1958.
22. McGuinness, C. L., The water situation in the United States with special reference to ground water, *U. S. Geological Survey Circular* 114, Washington, D. C., 127 pp., 1951.
23. Meinzer, O. E., Outline of ground-water hydrology with definitions, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 494, Washington, D. C., 71 pp., 1923.
24. Meinzer, O. E., The history and development of ground-water hydrology, *Jour. Washington Acad. Sci.*, vol. 24, pp. 6-32, 1934.



25. Miron, F., *Les eaux souterraines*, Gauthier-Villars, Masson & Cie., Paris, 188 pp., no date.
26. Müller-Delitzsch, G., *Grundlagen der Grundwassergewinnung*, Fachbuchverlag GMBH, Leipzig, 72 pp., 1951.
27. Petit, V., *L'eau souterraine—recherche, captage par sondages*, C. Beranger, Paris, 128 pp., 1930.
28. Pfalz, R., *Grundgewässerkunde*, Wilhelm Knapp, Halle (Saale), 175 pp., 1951.
29. Prinz, E., *Handbuch der Hydrologie*, 2nd ed., J. Springer, Berlin, 422 pp., 1923.
30. Sayre, A. N., Ground-water investigations in the United States, *Econ. Geol.*, vol. 43, pp. 547-552, 1948.
31. Sayre, A. N., Ground water, *Sci. Amer.*, vol. 183, no. 5, pp. 14-19, 1950.
32. Schneider, H., C. Truelsen, and H. Thiele, *Die Wassererschliessung*, Vulkan Verlag Dr. W. Classen, Essen, 421 pp., 1952.
33. Semikhatov, A. N., *Hydrogeology* (in Russian), Sel'Khozgiz, Moscow, 328 pp., 1954.
34. Thomas, H. E., *The conservation of ground water*, McGraw-Hill, New York, 327 pp., 1951.
35. Todd, D. K., and F. B. Clendenen (eds.), *The California ground water situation*, Committee on Research in Water Resources, Univ. California, Berkeley, 212 pp., 1956.
36. Tolman, C. F., *Ground water*, McGraw-Hill, New York, 593 pp., 1937.
37. Trombe, F., *Les eaux souterraines*, Presses universitaires de France, Paris, 118 pp., 1951.
38. U. S. Dept. Agriculture, Water, *Yearbook of Agriculture*, Washington, D. C., 751 pp., 1955.
39. U. S. Geological Survey, Water levels and artesian pressures in observation wells in the United States, *Water-Supply Papers*, Washington, D. C., published annually.
40. Vorhis, R. C., Bibliography of publications relating to ground water prepared by the Geological Survey and cooperating agencies 1946-55, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 1492, Washington, D. C., 203 pp., 1957.
41. Waring, G. A., and O. E. Meinzer, Bibliography and index of publications relating to ground water prepared by the Geological Survey and cooperating agencies, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 992, Washington, D. C., 412 pp., 1947.

## مراجع الفصل الثاني

1. Alter, A. J., Water supply in Alaska, *Jour. Amer. Water Works Assn.*, vol. 42, pp. 519-532, 1950.
2. Baver, L. D., *Soil physics*, 3rd ed., John Wiley and Sons, New York, 498 pp., 1956.
3. Belcher, D. J., T. R. Cuykendall, and H. S. Sack, The measurement of soil moisture and density by neutron and gamma-ray scattering, *Tech. Developm. Rep. 127*, Civil Aeronautics Admin., Indianapolis, Ind., 20 pp., 1950.
4. Bosazza, V. L., On storage of water in rocks in situ, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 33, pp. 42-48, 1952.
5. Bouyoucos, G. J., Nylon electrical resistance unit for continuous measurement of soil moisture in the field, *Soil Sci.*, vol. 67, pp. 319-330, 1949.
6. Bouyoucos, G. J., and A. H. Mick, A fabric absorption unit for continuous measurement of soil moisture in the field, *Soil Sci.*, vol. 66, pp. 217-232, 1948.
7. Briggs, L. J., The mechanics of soil moisture, *Bull. 10*, Div. Soils, U. S. Dept. Agric., Washington, D. C., 24 pp., 1897.
8. Bryan, K., Classification of springs, *Jour. Geol.*, vol. 27, pp. 522-561, 1919.
9. California Dept. Public Works, Ground-water basins in California, *Water Quality Investigations Rep. 3*, Div. Water Resources, Sacramento, 44 pp., 1952.
10. Cederstrom, D. J., P. M. Johnston, and S. Subitzky, Occurrence and development of ground water in permafrost regions, *U. S. Geological Survey Circular 275*, Washington, D. C., 30 pp., 1953.
11. Colman, E. A., The place of electrical soil-moisture meters in hydrologic research, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 27, pp. 847-853, 1946.
12. Colman, E. A., and T. M. Hendrix, The fiberglas electrical soil-moisture instrument, *Soil Sci.*, vol. 67, pp. 425-438, 1949.
13. Eckis, R., South Coastal Basin investigation, geology and ground-water storage capacity of valley fill, *Bull. 45*, Calif. Div. Water Resources, Sacramento, 279 pp., 1934.
14. Gardner, W., and D. Kirkham, Determination of soil moisture by neutron scattering, *Soil Sci.*, vol. 73, pp. 391-401, 1952.
15. Haise, H. R., How to measure the moisture in the soil, in *Water*, U. S. Dept. Agric., Washington, D. C., pp. 362-371, 1955.
16. Harding, S. T., Relation of the moisture equivalent of soils to the moisture properties under field conditions of irrigation, *Soil Sci.*, vol. 8, pp. 303-312, 1919.
17. Hopkins, D. M., T. N. V. Karlstrom, and others, Permafrost and ground water in Alaska, *U. S. Geological Survey Professional Paper 264-F*, Washington, D. C., pp. 113-146, 1955.
18. Lambe, T. W., Capillary phenomena in cohesionless soils, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 116, pp. 401-432, 1951.
19. Lull, H. W., and K. G. Reinhart, Soil-moisture measurement, *Southern Forest Exp. Sta. Occasional Paper 140*, Forest Service, U. S. Dept. Agric., 56 pp., 1955.
20. Mavis, F. T., and T. P. Tsui, Percolation and capillary movements of water through sand prisms, *Bull. 18*, Univ. Iowa Studies in Eng., Iowa City, 25 pp., 1939.
21. Meinzer, O. E., Outline of ground-water hydrology with definitions, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 494*, Washington, D. C., 71 pp., 1923.

22. Meinzer, O. E., The occurrence of ground water in the United States, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 489, Washington, D. C., 321 pp., 1923.
23. Meinzer, O. E., Large springs in the United States, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 557, Washington, D. C., 94 pp., 1927.
24. Meinzer, O. E., Outline of methods for estimating ground-water supplies, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 638-C, Washington, D. C., pp. 99-144, 1932.
25. Meinzer, O. E., Ground water in the United States—a summary, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 836-D, Washington, D. C., pp. 157-232, 1939.
26. Meinzer, O. E. (ed.), *Hydrology*, McGraw-Hill, New York, 712 pp., 1942.
27. Picard, L., Outline of ground-water geology in arid regions, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 165-176, 1953.
28. Poland, J. F., G. H. Davis, F. H. Olmsted, and F. Kunkel, Ground-water storage capacity of the Sacramento Valley, California, in *Water Resources of California*, Bull. 1, Calif. State Water Resources Board, Sacramento, pp. 617-632, 1949.
29. Prinz, E., and R. Kampe, *Handbuch der Hydrologie*, Band II: Quellen, J. Springer, Berlin, 290 pp., 1934.
30. Richards, L. A., Methods of measuring soil moisture tension, *Soil Sci.*, vol. 68, pp. 95-112, 1949.
31. Rode, A. A., *Hydraulic properties of soils and rocks* (in Russian), Acad. Sci. USSR, Moscow, 131 pp., 1955.
32. Russell, W. L., The origin of artesian pressure, *Econ. Geol.*, vol. 23, pp. 132-157, 1928.
33. Sayre, A. N., Ground water, *Sci. Amer.*, vol. 183, no. 5, pp. 14-19, 1950.
34. Scofield, C. S., The measurement of soil water, *Jour. Agric. Research*, vol. 71, pp. 375-402, 1945.
35. Shaw, C. F., and L. D. Baver, Heat conductivity as an index of soil moisture, *Jour. Amer. Soc. Agronomy*, vol. 31, pp. 886-891, 1939.
36. Smith, W. O., The final distribution of retained liquid in an ideal uniform soil, *Physics*, vol. 4, pp. 425-438, 1933.
37. Smith, W. O., P. D. Foote, and P. F. Busang, Capillary rise in sands of uniform spherical grains, *Physics*, vol. 1, pp. 18-26, 1931.
38. Stearns, N. D., H. T. Stearns, and G. A. Waring, Thermal springs in the United States, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 679-B, Washington, D. C., pp. 59-191, 1937.
39. Suter, M., Ground-water reservoirs, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 4, pp. 16-20, 1951.
40. Thomas, H. E., *The conservation of ground water*, McGraw-Hill, New York, 327 pp., 1951.
41. Thomas, H. E., *Ground-water regions of the United States—their storage facilities*, vol. 3, Interior and Insular Affairs Comm., House of Representatives, U. S. Congress, Washington, D. C., 78 pp., 1952.
42. Tolman, C. F., *Ground water*, McGraw-Hill, New York, 593 pp., 1937.
43. Veihmeyer, F. J., and A. H. Hendrickson, The moisture equivalent as a measure of the field capacity of soils, *Soil Sci.*, vol. 32, pp. 181-193, 1931.
44. Veihmeyer, F. J., and A. H. Hendrickson, The permanent wilting percentage as a reference for the measurement of soil moisture, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 29, pp. 887-896, 1948.

45. Veihmeyer, F. J., and A. H. Hendrickson, Methods of measuring field capacity and permanent wilting percentage of soils, *Soil Sci.*, vol. 68, pp. 75-94, 1949.
46. Waring, G. A., Summary of literature on thermal springs, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 289-293, 1951.
47. White, D. E., and W. W. Brannock, The sources of heat and water supply of thermal springs, with particular reference to Steamboat Springs, Nevada, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 31, pp. 566-574, 1950.
48. Youker, R. E., and F. R. Dreibelbis, An improved soil-moisture measuring unit for hydrologic studies, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 447-449, 1951.

### مراجع الفصل الثالث

1. Ambrose, A. W., Use of detectors for tracing movement of underground water, *U. S. Bureau Mines Bull.* 195, Washington, D. C., pp. 106-120, 1921.
2. Amer. Soc. for Testing Materials, Symposium on permeability of soils, *Spec. Tech. Publ.* 163, 136 pp., 1955.
3. Aravin, V. I., and S. N. Numerov, *Theory of movement of liquids and gases in consolidated porous media* (in Russian), Gostekhizdat, Moscow, 616 pp., 1953.
4. Bakhmeteff, B. A., and N. V. Feodoroff, Flow through granular media, *Jour. Appl. Mech.*, vol. 4A, pp. 97-104; discussion, vol. 5A, pp. 86-90, 1937.
5. Bakhmeteff, B. A., and N. V. Feodoroff, Flow through granular media, *Proc. 5th Intl. Cong. Appl. Mech.*, pp. 555-560, 1938.
6. Boreli, M., Contribution à l'étude des milieux poreux, *Publications Scientifiques et Techniques du Ministère de l'Air* 305, Paris, 129 pp., 1955.
7. Brownell, L. E., and D. L. Katz, Flow of fluids through porous media, I—Single homogeneous fluids, *Chem. Eng. Progress*, vol. 43, pp. 537-548, 1947.
8. Casagrande, A., Seepage through dams, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 51, pp. 131-172, 1937.
9. Christiansen, J. E., Effect of entrapped air upon the permeability of soils, *Soil Sci.*, vol. 58, pp. 355-365, 1944.
10. Danel, P., The measurement of ground-water flow, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 99-107, 1953.
11. Darcy, H., *Les fontaines publiques de la ville de Dijon*, V. Dalmont, Paris, 647 pp., 1856.
12. Day, P. R., Dispersion of a moving salt-water boundary advancing through saturated sand, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 595-601, 1956.
13. Dole, R. B., Use of fluorescein in the study of underground water, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 160, Washington, D. C., pp. 73-86, 1906.
14. Fair, G. M., and L. P. Hatch, Fundamental factors governing the streamline flow of water through sand, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 25, pp. 1551-1565, 1933.
15. Fancher, G., Henry Darcy—engineer and benefactor of mankind, *Jour. Petr. Tech.*, vol. 8, pp. 12-14, Oct. 1956.

16. Fancher, G. H., and J. A. Lewis, Flow of simple fluids through porous materials, *Ind. and Eng. Chem.*, vol. 25, pp. 1139-1147, 1933.
17. Fancher, G. H., J. A. Lewis, and K. B. Barnes, Some physical characteristics of oil sands, *Bull. 12, Penn. State College Mineral Industries Exp. Sta., State College*, pp. 65-171, 1933.
18. Fireman, M., Permeability measurements on disturbed soil samples, *Soil Sci.*, vol. 58, pp. 337-353, 1944.
19. Fishel, V. C., Further tests of permeability with low hydraulic gradients, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 16, pp. 499-503, 1935.
20. Fox, C. S., Using radioactive isotopes to trace movement of underground waters, *Municipal Utilities*, vol. 90, no. 4, pp. 30-32, 1952.
21. Franzini, J. B., Porosity factor for case of laminar flow through granular media, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 443-446, 1951.
22. Fraser, H. J., Experimental study of the porosity and permeability of elastic sediments, *Jour. Geol.*, vol. 43, pp. 910-1010, 1935.
23. Givan, C. V., Flow of water through granular materials, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 572-579, 1934.
24. Graton, L. C., and H. J. Fraser, Systematic packing of spheres with particular relation to porosity and permeability, *Jour. Geol.*, vol. 43, pp. 785-909, 1935.
25. Hall, W. A., An analytical derivation of the Darcy equation, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 185-188, 1956.
26. Hansen, V. E., Infiltration and water movement during irrigation, *Soil Sci.*, vol. 79, pp. 93-105, 1955.
27. Hatch, L. P., Flow through granular media, *Jour. Appl. Mech.*, vol. 7A, pp. 109-112, 1940.
28. Hazen, A., Some physical properties of sands and gravels with special reference to their use in filtration, *24th Ann. Rep., Mass. State Bd. Health, Boston*, pp. 541-556, 1893.
29. Hickox, G. H., Flow through granular materials, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 567-572, 1934.
30. Hours, R., Radioactive tracers in hydrology, *La Houille Blanche*, vol. 10, no. A, pp. 14-24, 1955.
31. Hubbert, M. K., The theory of ground-water motion, *Jour. Geol.*, vol. 48, pp. 785-944, 1940.
32. Hubbert, M. K., Darcy's law and the field equations of the flow of underground fluids, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 207, pp. 222-239, 1956.
33. Hulbert, R., and D. Feben, Hydraulics of rapid filter sand, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 25, pp. 19-65, 1933.
34. Irmay, S., On the hydraulic conductivity of unsaturated soils, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 35, pp. 463-467, 1954.
35. Irmay, S., Extension of Darcy law to unsteady unsaturated flow through porous media, *Symposia Darcy*, Publ. 41, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique, pp. 57-66, 1956.
36. Jacob, C. E., Flow of ground water, in *Engineering hydraulics* (H. Rouse, ed.). John Wiley and Sons, New York, pp. 321-386, 1950.

37. Jacob, C. E., V. C. Fishel, and M. K. Hubbert, Report of committee on ground water—Appendices on permeability, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 27, pp. 245-273, 1946.
38. de Josselin de Jong, G., Longitudinal and transverse diffusion in granular deposits, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 39, pp. 67-74, 1958.
39. Kaufman, W. J., and G. T. Orlob, Measuring ground water movement with radioactive and chemical tracers, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 48, pp. 559-572, 1956.
40. Kaufman, W. J., and D. K. Todd, Methods of detecting and tracing the movement of ground water, *Inst. Eng. Research Rep.* 93-1, Univ. Calif., Berkeley, 130 pp., 1955.
41. King, F. H., Principles and conditions of the movements of ground water, *U. S. Geological Survey 19th Ann. Rep.*, pt. 2, Washington, D. C., pp. 59-294, 1899.
42. Kirkham, D., and C. L. Feng, Some tests of the diffusion theory, and laws of capillary flow, in soils, *Soil Sci.*, vol. 67, pp. 29-40, 1949.
43. Kitagawa, K., Sur le disperement et l'écart moyen de l'écoulement des eaux souterraines, *Mem. College Sci.*, Kyoto Imp. Univ., Ser. A, vol. 17, pp. 37-42, 431-441, 1934; and vol. 18, pp. 129-135, 1935.
44. Krumbein, W. C., and G. D. Monk, Permeability as a function of the size parameters of unconsolidated sands, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 151, pp. 153-163, 1943.
45. Libby, W. F., Tritium in nature, *Sci. Amer.*, vol. 190, no. 4, pp. 38-42, 1954.
46. Lindquist, E., On the flow of water through porous soil, *1er Congrès des Grands Barrages*, vol. 5, Stockholm, pp. 81-101, 1933.
47. Luthin, J. N., and P. R. Day, Lateral flow above a sloping water table, *Proc. Soil Sci. Soc. Amer.*, vol. 19, pp. 406-410, 1955.
48. Mavis, F. T., and T. P. Tsui, Percolation and capillary movements of water through sand prisms, *Bull.* 18, Univ. Iowa Studies in Eng., Iowa City, 25 pp., 1939.
49. Mavis, F. T., and E. F. Wilsey, A study of the permeability of sand, *Bull.* 7, Univ. Iowa Studies in Eng., Iowa City, 29 pp., 1936.
50. Meinzer, O. E., and V. C. Fishel, Tests of permeability with low hydraulic gradients, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 405-409, 1934.
51. Moore, R. E., Water conduction from shallow water tables, *Hilgardia*, vol. 12, pp. 383-426, 1939.
52. Muskat, M., *The flow of homogeneous fluids through porous media*, McGraw-Hill, New York, 763 pp., 1937.
53. Polubarinova-Kochina, P. Y., and S. B. Falkovich, Theory of filtration of liquids in porous media in *Advances in applied mechanics*, vol. 2, Academic Press, New York, pp. 153-225, 1951.
54. Reeve, R. C., and D. Kirkham, Soil anisotropy and some field methods for measuring permeability, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 582-590, 1951.
55. Remson, I., and G. S. Fox, Capillary losses from ground water, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 304-310, 1955.
56. Richards, L. A., Capillary conduction of liquids through porous mediums, *Physics*, vol. 1, pp. 318-333, 1931.
57. Richards, L. A., Laws of soil moisture, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 31, pp. 750-756, 1950.

58. Richards, L. A., Report of the Subcommittee on Permeability and Infiltration, Committee on Terminology, *Proc. Soil Sci. Soc. Amer.*, vol. 16, pp. 85-88, 1952.
59. Rifai, M. N. E., W. J. Kaufman, and D. K. Todd, Dispersion phenomena in laminar flow through porous media, *Inst. Eng. Research Rep.* 93-2, Univ. Calif., Berkeley, 157 pp., 1956.
60. Rose, H. E., An investigation into the laws of flow of fluids through beds of granular materials, *Proc. Inst. Mech. Engrs.*, vol. 153, pp. 141-148, 1945.
61. Rose, H. E., On the resistance coefficient—Reynolds number relationship for fluid flow through a bed of granular material, *Proc. Inst. Mech. Engrs.*, vol. 153, pp. 154-168, 1945.
62. Rose, H. E., and A. M. A. Rizk, Further researches in fluid flow through beds of granular material, *Proc. Inst. Mech. Engrs.*, vol. 160, pp. 493-511, 1949.
63. Scheidegger, A. E., Statistical hydrodynamics in porous media, *Jour. App. Physics*, vol. 25, pp. 994-1001, 1954.
64. Scheidegger, A. E., *The physics of flow through porous media*, Univ. Toronto Press, Toronto, 236 pp., 1957.
65. Schneebeli, G., Expériences sur la limite de validité de la loi de Darcy et l'apparition de la turbulence dans un écoulement de filtration, *La Houille Blanche*, vol. 10, pp. 141-149, 1955.
66. Slater, C. S., The flow of water through soil, *Agric. Eng.*, vol. 29, pp. 119-124, 1948.
67. Slichter, C. S., Theoretical investigation of the motion of ground waters, *U. S. Geological Survey 19th Ann. Rep.*, pt. 2, Washington, D. C., pp. 295-384, 1899.
68. Slichter, C. S., The motions of underground waters, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 67, Washington, D. C., 106 pp., 1902.
69. Slichter, C. S., Field measurements of the rate of movement of underground water, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 140, Washington, D. C., pp. 9-85, 1905.
70. Smith, W. O., Capillary flow through an ideal uniform soil, *Physics*, vol. 2, pp. 139-146, 1933.
71. Stearns, N. D., Laboratory tests on physical properties of water-bearing materials, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 596, Washington, D. C., pp. 121-176, 1928.
72. Terzaghi, C., Principles of soil mechanics, *Eng. News-Record*, vol. 95, p. 832, 1925.
73. Warde, J., and R. M. Richardson, Waste disposal—vital to atomic power development, *Min. Eng.*, vol. 7, pp. 450-461, 1955.
74. Wenzel, L. K., The Thiem method for determining permeability of water-bearing materials and its application to the determination of specific yield, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 679-A, Washington, D. C., 57 pp., 1936.
75. Wenzel, L. K., Methods for determining permeability of water-bearing materials with special reference to discharging-well methods, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 887, Washington, D. C., 192 pp., 1942.

76. Wyckoff, R. D., and H. G. Botset, The flow of gas-liquid mixtures through unconsolidated sands, *Physics*, vol. 7, pp. 325-345, 1936.
77. Wyckoff, R. D., H. G. Botset, M. Muskat, and D. W. Reed, The measurement of the permeability of porous media for homogeneous fluids, *Review Sci. Instruments*, vol. 4, pp. 394-405, 1933.
78. Wyckoff, R. D., H. G. Botset, and M. Muskat, Flow of liquids through porous media under the action of gravity, *Physics*, vol. 3, pp. 90-113, 1932.

## مراجع الفصل الرابع

1. Ahmad, N., Dynamics of ground water with special reference to tube wells, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 77-98, 1953.
2. Avery, S. B., Analysis of ground-water lowering adjacent to open water, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 118, pp. 178-208, 1953.
3. Babbitt, H. E., and D. H. Caldwell, The free surface around, and the interference between, gravity wells, *Univ. Illinois Eng. Exp. Sta. Bull.* 374, 60 pp., 1948.
4. Boreli, M., Free-surface flow toward partially penetrating wells, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 664-672, 1955.
5. Breitenoder, M., *Ebene Grundwasserströmungen mit freier Oberfläche*, Springer-Verlag, Berlin, 127 pp., 1942.
6. Brown, R. H., Selected procedure for analyzing aquifer test data, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 45, pp. 844-866, 1953.
7. Bruin, J., and H. E. Hudson, Jr., Selected methods for pumping test analysis, *Rep. Investigation 25*, Illinois State Water Survey Div., Urbana, 54 pp., 1955.
8. Chow, V. T., Drawdown in artesian wells computed by nomograph, *Civil Eng.*, vol. 21, no. 10, pp. 48-49, 1951.
9. Chow, V. T., On the determination of transmissibility and storage coefficients from pumping test data, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 33, pp. 397-404, 1952.
10. Cooper, H. H., Jr., and C. E. Jacob, A generalized graphical method for evaluating formation constants and summarizing well-field history, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 27, pp. 526-534, 1946.
11. Dachler, R., *Grundwasserströmung*, J. Springer, Vienna, 141 pp., 1936.
12. Dupuit, J., *Études théoriques et pratiques sur la mouvement des eaux dans les canaux découverts et à travers les terrains perméables*, 2nd ed., Dunod, Paris, 304 pp., 1863.
13. Eliason, O. L., and W. Gardner, Computing the effective diameter of a well battery by means of Darcy's law, *Agric. Eng.*, vol. 14, pp. 53-54, 1933.
14. Ferris, J. G., Ground water, in *Hydrology* (by C. O. Wisler and E. F. Brater), John Wiley and Sons, New York, pp. 198-272, 1949.
15. Forchheimer, P., Über die Ergiebigkeit von Brunnen-Anlagen und Sickerschlitzten, *Zeitschrift des Architekten- und Ingenieurvereins zu Hannover*, vol. 32, pp. 539-564, 1886.
16. Forchheimer, P., Grundwasserbewegung, in *Hydraulik*, 3rd ed., B. G. Teubner, Leipzig, pp. 51-110, 1930.



17. de Glee, G. J., *Over grondwaterstromingen bij wateronttrekking door middel van putten*, J. Waltman Jr., Delft, 175 pp., 1930.
18. Glover, R. E., and G. G. Balmer, River depletion resulting from pumping a well near a river, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 35, pp. 468-470, 1954.
19. Hall, H. P., A historical review of investigations of seepage toward wells, *Jour. Boston Soc. Civil Engrs.*, vol. 41, pp. 251-311, 1954.
20. Hall, H. P., An investigation of steady flow toward a gravity well, *La Houille Blanche*, vol. 10, pp. 8-35, 1955.
  
21. Hansen, V. E., Unconfined ground-water flow to multiple wells, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 118, pp. 1098-1130, 1953.
22. Hantush, M. S., and C. E. Jacob, Plane potential flow of ground water with linear leakage, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 35, pp. 917-936, 1954.
23. Hantush, M. S., and C. E. Jacob, Non-steady Green's functions for an infinite strip of leaky aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 101-112, 1955.
24. Hantush, M. S., and C. E. Jacob, Non-steady radial flow in an infinite leaky aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 95-100, 1955.
25. Hantush, M. S., and C. E. Jacob, Steady three-dimensional flow to a well in a two-layered aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 286-292, 1955.
26. Jacob, C. E., On the flow of water in an elastic artesian aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 574-586, 1940.
27. Jacob, C. E., Radial flow in a leaky artesian aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 27, pp. 198-208, 1946.
28. Jacob, C. E., Drawdown test to determine effective radius of artesian well, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 112, pp. 1047-1070, 1947.
29. Jacob, C. E., Flow of ground water, in *Engineering hydraulics* (H. Rouse, ed.), John Wiley and Sons, New York, pp. 321-386, 1950.
30. Jacob, C. E., and S. W. Lohman, Nonsteady flow to a well of constant drawdown in an extensive aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 33, pp. 559-569, 1952.
31. Jaeger, C., Die Grundwasserströmung, in *Technische Hydraulik*, Verlag Birkhauser, Basel, pp. 353-423, 1949.
32. Kashef, A. I., Y. S. Touloukian, and R. E. Fadum, Numerical solutions of steady-state and transient flow problems—artesian and water-table wells, *Purdue Univ. Eng. Exp. Sta. Bull.* 117, Lafayette, Ind., 116 pp., 1952.
33. Kazmann, R. G., Notes on determining the effective distance to a line of recharge, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 27, pp. 854-859, 1946.
34. Kazmann, R. G., The induced infiltration of river water to wells, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 29, pp. 85-92, 1948.
35. Kozeny, J., Theorie und Berechnung der Brunnen, *Wasserkraft und Wasserwirtschaft*, vol. 28, pp. 88-92, 101-105, and 113-116, 1933.
36. Kozeny, J., Das Wasser in Boden, Grundwasserbewegung, in *Hydraulik*, Springer-Verlag, Vienna, pp. 380-445, 1953.
37. Li, W.-H., Interaction between well and aquifer, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 80, sep. 578, 14 pp., 1954.
38. Meyer, R., A few recent theoretical results concerning ground-water flow, *La Houille Blanche*, vol. 10, pp. 86-108, 1955.
39. Mikels, F. C., and F. H. Klaer, Jr., Application of ground water hydraulics to the development of water supplies by induced infiltration, *Symposia Darcy*, Publ. 41, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique, pp. 232-242, 1956.

40. Muskat, M., *The flow of homogeneous fluids through porous media*, McGraw-Hill, New York, 763 pp., 1937.
41. Muskat, M., *Physical principles of oil production*, McGraw-Hill, New York, 922 pp., 1949.
42. Nahrgang, G., *Zur Theorie des vollkommen und unvollkommen Brunnens*, J. Springer, Berlin, 43 pp., 1954.
43. Petersen, J. S., C. Rohwer, and M. L. Albertson, Effect of well screens on flow into wells, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 120, pp. 563-607, 1955.
44. Peterson, D. F., Jr., Hydraulics of wells, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 708, 23 pp., 1955.
45. Peterson, D. F., Jr., O. W. Israelson, and V. E. Hansen, Hydraulics of wells, *Agric. Exp. Sta. Bull.* 351, Utah State Agric. College, Logan, 48 pp., 1952.
46. Polubarinova-Kochina, P. Y., *Theory of ground-water movement* (in Russian), Gostekhizdat, Moscow, 676 pp., 1952.
47. Remson, I., and S. M. Lang, A pumping-test method for the determination of specific yield, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 321-325, 1955.
48. Remson, I., and T. E. A. van Hylckama, Nomographs for the rapid analysis of aquifer tests, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 48, pp. 511-516, 1956.
49. Rorabaugh, M. I., Graphical and theoretical analysis of step-drawdown test of artesian well, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 79, sep. 362, 23 pp., 1953.
50. Sichardt, W., *Das Fassungsvermögen von Rohrbrunnen und seine Bedeutung für die Grundwasserabsenkung, insbesondere für grössere Absenkstiefen*, J. Springer, Berlin, 89 pp., 1928.
51. Steggewentz, J. H., and B. A. Van Nes, Calculating the yield of a well taking account of replenishment of the ground water from above, *Water and Water Eng.*, vol. 41, pp. 561-563, 1939.
52. Theis, C. V., Equations for lines of flow in vicinity of discharging artesian well, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 13, pp. 317-320, 1932.
53. Theis, C. V., The relation between the lowering of the piezometric surface and the rate and duration of discharge of a well using ground-water storage, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 16, pp. 519-524, 1935.
54. Theis, C. V., The significance and nature of the cone of depression in ground-water bodies, *Econ. Geol.*, vol. 33, pp. 889-902, 1938.
55. Theis, C. V., The effect of a well on the flow of a nearby stream, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 734-738, 1941.
56. Thiem, G., *Hydrologische Methoden*, Gebhardt, Leipzig, 56 pp., 1906.
57. Walton, W. C., The hydraulic properties of a dolomite aquifer underlying the village of Ada, Ohio, *Tech. Rep.* 1, Ohio Div. Water, Columbus, 31 pp., 1953.
58. Wenzel, L. K., Specific yield determined from a Thiem's pumping-test, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 14, pp. 475-477, 1933.
59. Wenzel, L. K., The Thiem method for determining permeability of water-bearing materials and its application to the determination of specific yield, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 679-A, Washington, D. C., 57 pp., 1936.
60. Wenzel, L. K., Methods for determining permeability of water-bearing materials with special reference to discharging-well methods. *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 887, Washington, D. C., 192 pp., 1942.
61. Wenzel, L. K., and A. L. Greenlee, A method for determining transmissibility and storage-coefficients by tests of multiple well-systems, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 24, pp. 547-564, 1943.
62. Yoshida, Y., *The summary of the studies on the collection wells and galleries as sources of water supplies*, Kumamoto, Japan, 96 pp., 1934.

## مراجع الفصل الخامس

1. Amer. Water Works Assoc., *AWWA standard for deep wells*, New York, 51 pp., 1958.
2. Amer. Water Works Assoc., American standard specifications for deep well vertical turbine pumps, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 47, pp. 703-729, 1955.
3. Anderson, K. E., *Water well handbook*, Missouri Water Well Drillers Assoc., Rolla, 199 pp., 1951.
4. Anon., The principles and practical methods of developing water wells, *Bull.* 1033, Edward E. Johnson, St. Paul, Minn., 34 pp., 1941.
5. Anon., Now they're jetting relief wells, *Western Const. News*, vol. 30, no. 9, pp. 57-58, 1955.
6. Anon., The corrosion and incrustation of well screens, *Bull.* 834, Edward E. Johnson, St. Paul, Minn., 12 pp., 1955.
7. Bennison, E. W., *Ground water—its development, uses, and conservation*, Edward E. Johnson, St. Paul, Minn., 509 pp., 1947.
8. Bennison, E. W., Fundamentals of water well operation and maintenance, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 45, pp. 252-258, 1953.
9. Bieske, E., *Bohrbrunnen*, 5th ed., R. Oldenbourg, Munich, 359 pp., 1953.
10. Blakeley, L. E., The rehabilitation, cleaning, and sterilization of water wells, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 37, pp. 101-114, 1945.
11. Bowman, I., Well-drilling methods, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 257, Washington, D. C., 139 pp., 1911.
12. DeWitt, M. M., How to acidize water wells, *The American City*, vol. 62, no. 10, pp. 92-93, 1947.
13. Gordon, R. W., *Water well drilling with cable tools*, Bucyrus-Erie Co., South Milwaukee, Wis., 230 pp., 1958.
14. Johnston, C. N., Irrigation wells and well drilling, *Agric. Exp. Sta. Circ.* 404, Univ. Calif., Berkeley, 32 pp., 1951.
15. Joint Committee on Rural Sanitation, Individual water supply systems, *Publ.* 24, U. S. Public Health Service, Washington, D. C., 61 pp., 1950.
16. Kazmann, R. G., River infiltration as a source of ground water supply, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 113, pp. 404-424, 1948.
17. Kazmann, R. G., The utilization of induced stream infiltration and natural aquifer storage at Canton, Ohio, *Econ. Geol.*, vol. 44, pp. 514-524, 1949.
18. Klaer, F. H., Jr., Providing large industrial water supplies by induced infiltration, *Min. Eng.*, vol. 5, pp. 620-624, 1953.
19. Kleber, J. P., Well cleaning with Calgon, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 42, pp. 481-484, 1950.
20. McCombs, J., and A. G. Fiedler, Methods of exploring and repairing leaky artesian wells, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 506, Washington, D. C., pp. 1-32, 1928.
21. Milaeger, R. E., Development of deep wells by dynamiting, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 34, pp. 684-690, 1942.
22. Moss, R., Jr., Water well construction in formations characteristic of the Southwest, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 50, pp. 777-788, 1958.

23. Mylander, H. A., Well improvement by use of vibratory explosives, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 44, pp. 39-48, 1952.
24. Nebolsine, R., New trends in ground-water development, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 57, pp. 186-200, 1943.
25. Ongerth, H. J., Sanitary construction and protection of wells, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 34, pp. 671-677, 1942.
26. Petersen, J. S., C. Rohwer, and M. L. Albertson, Jr., Effect of well screens on flow into wells, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 79, sep. 365, 24 pp., 1953.
27. Pillsbury, A. F., and J. E. Christiansen, Installing ground-water piezometers by jetting for drainage investigations, *Agric. Eng.*, vol. 28, pp. 409-410, 1947.
28. Plumb, C. E., and J. L. Welsh, Abstract of laws and recommendations concerning water well construction and sealing in the United States, *Water Quality Investigations Rep. 9*, Calif. Div. Water Resources, Sacramento, 391 pp., 1955.
29. Rohwer, C., Putting down and developing wells for irrigation, *U. S. Dept. Agric. Circ. 546*, Washington, D. C., 85 pp., 1940.
30. Rorabaugh; M. I., Stream-bed percolation in development of water supplies, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 165-174, 1951.
31. Schoff, S. L., Geology and water well construction, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 42, pp. 475-478, 1950.
32. Schwalen, H. C., The stovepipe or California method of well drilling as practiced in Arizona, *Bull. 112*, Univ. Arizona Agric. Exp. Sta., Tucson, pp. 103-154, 1925.
33. Smith, L. A., Deep wells in sandstone rock, *Water Works Eng.*, vol. 94, pp. 710-712, 1941.
34. Stone, R., Infiltration galleries, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 80, sep. 472, 12 pp., 1954.
35. Todd, D. K., Discussion of Infiltration galleries, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 647, pp. 7-9, 1955.
36. War Dept., Well drilling, *Tech. Manual 5-297*, Washington, D. C., 276 pp., 1943.
37. White, H. L., Rejuvenating wells with chlorine, *Civil Eng.*, vol. 12, pp. 263-265, 1942.

## مراجع الفصل السادس

1. Amer. Soc. Civil Engrs., Hydrology handbook, *Manual of Eng. Practice 28*, New York, 184 pp., 1949.
2. Anon., Vertical relief wells reduce uplift on Sardis and Fort Peck Dams, *Eng. News-Record*, vol. 139, pp. 246-250, 1947.
3. Barnes, B. S., The structure of discharge-recession curves, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 721-725, 1939.
4. Casagrande, A., Seepage through dams, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 51, pp. 131-172, 1937.

5. Christiansen, J. E., Ground-water studies in relation to drainage, *Agric. Eng.*, vol. 24, pp. 339-342, 1943.
6. Clark, W. E., Forecasting the dry-weather flow of Pond Creek, Oklahoma; a progress report, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 442-450, 1956.
7. Creager, W. P., J. D. Justin, and J. Hinds, *Engineering for dams*, vol. 3, John Wiley and Sons, New York, pp. 655-714, 1945.
8. Cross, W. P., The relation of geology to dry-weather stream flow in Ohio, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 30, pp. 563-566, 1949.
9. Donnan, W. W., and G. B. Bradshaw, Drainage investigation methods for irrigated areas in Western United States, *U. S. Dept. Agric. Tech. Bull.* 1065, Washington, D. C., 45 pp., 1952.
10. Ferris, J. G., A quantitative method for determining ground-water characteristics for drainage design, *Agric. Eng.*, vol. 31, pp. 285-289, 1950.
11. Ferris, J. G., Cyclic fluctuations of water level as a basis for determining aquifer transmissibility, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 148-155, 1951.
12. Fishel, V. C., Long-term trends of ground-water levels in the United States, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 429-435, 1956.
13. George, W. O., and F. E. Romberg, Tide-producing forces and artesian pressures, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 369-371, 1951.
14. Gleason, G. B., Changes in ground-water elevations of the South Coastal Basin during the past quarter-century in comparison to long-time mean precipitation and runoff, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 23, pp. 108-124, 1942.
15. Grundy, F., The ground-water depletion curve, its construction and uses, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 213-217, 1951.
16. Heck, N. H., Relation of seismology to hydrology, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 14, pp. 34-36, 1933.
17. Hooghoudt, S. B., Tile drainage and subirrigation, *Soil Sci.*, vol. 74, pp. 35-49, 1952.
18. Jacob, C. E., Fluctuations in artesian pressure produced by passing railroad-trains as shown in a well on Long Island, New York, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 666-674, 1939.
19. Jacob, C. E., On the flow of water in an elastic artesian aquifer, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 574-586, 1940.
20. Jacob, C. E., Notes on the elasticity of the Lloyd Sand on Long Island, New York, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 783-787, 1941.
21. Jacob, C. E., Correlation of ground-water levels and precipitation on Long Island, New York, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 24, pp. 564-573, 1943.
22. Jacob, C. E., Correlation of ground-water levels and precipitation on Long Island, New York, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 25, pp. 928-939, 1944.
23. Jacob, C. E., Flow of ground water, in *Engineering hydraulics* (H. Rouse, ed.), John Wiley and Sons, New York, pp. 321-386, 1950.
24. Jones, W. R., Easy-to-install drain wells placed behind leaking levee, *Eng. News-Record*, vol. 146, p. 37, May 17, 1951.
25. La Rocque, G. A., Jr., Fluctuations of water-level in wells in the Los Angeles

- Basin, California, during five strong earthquakes, 1933-1940, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 374-386, 1941.
26. Lee, C. H., The interpretation of water-levels in wells and test-holes, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 540-554, 1934.
  27. Lewis, M. R., Flow of ground-water as applied to drainage wells, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 96, pp. 1194-1211, 1932.
  28. Luthin, J. N. (ed.), *Drainage of agricultural lands*, Amer. Soc. Agronomy, Madison, Wis., 620 pp., 1957.
  29. Mansur, C. I., and R. I. Kaufman, Control of underseepage, Mississippi River levees, St. Louis District, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 82, no. SM1, 31 pp., 1956.
  30. McGuinness, C. L., Recharge and depletion of ground-water supplies, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 72, pp. 963-984, 1946.
  31. Meinzer, O. E., Compressibility and elasticity of artesian aquifers, *Econ. Geol.*, vol. 23, pp. 263-291, 1928.
  32. Meinzer, O. E., Ground water in the United States, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 836-D, Washington, D. C., pp. 157-232, 1939.
  33. Meissner, R., Der Einfluss von Luftdruckschwankungen auf den Grundwasserstand, *Zeitschrift für Geophysik*, vol. 19, pp. 161-180, 1953.
  34. Merriam, C. F., Ground-water records in river-flow forecasting, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 29, pp. 384-386, 1948.
  35. Merriam, C. F., Evaluation of two elements affecting the characteristics of the recession curve, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 597-600, 1951.
  36. Middlebrooks, T. A., and W. H. Jervis, Relief wells for dams and levees, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 112, pp. 1321-1402, 1947.
  37. Netherlands State Institute for Water Supply, The effect of the yearly fluctuations in rainfall on the flow of ground water from an extended area of recharge, *Assemblée Générale d'Oslo, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 3, pp. 47-56, 1948.
  38. Parker, G. G., and V. T. Stringfield, Effects of earthquakes, tides, winds, and atmospheric pressure changes on water in the geologic formations of Southern Florida, *Econ. Geol.*, vol. 45, pp. 441-460, 1950.
  39. Piper, A. M., Fluctuations of water-surface in observation-wells and at stream gaging-stations in the Mokelumne Area, California, during the earthquake of December 20, 1932, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 14, pp. 471-475, 1933.
  40. Poland, J. F., and G. H. Davis, Subsidence of the land surface in the Tulare-Wasco (Delano) and Los Banos-Kettleman City Area, San Joaquin Valley, California, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 287-296, 1956.
  41. Richardson, R. M., Tidal fluctuations of water level observed in wells in East Tennessee, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 461-462, 1956.
  42. Riggs, H. C., A method of forecasting low flow of streams, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 427-434, 1953.
  43. Roberts, W. J., and H. E. Romine, Effect of train loading on the water level in a deep glacial-drift well in Central Illinois, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 28, pp. 912-917, 1947.
  44. Robinson, T. W., Earth-tides shown by fluctuations of water-levels in wells in New Mexico and Iowa, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 656-666, 1939.

45. Roe, H. B., and Q. C. Ayres, *Engineering for agricultural drainage*, McGraw-Hill, New York, 501 pp., 1954.
46. Rorabaugh, M. I., Prediction of ground-water levels on basis of rainfall and temperature correlations, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 436-441, 1956.
47. Rose, N. A., and W. H. Alexander, Jr., Relation of phenomenal rise of water levels to a defective gas well, Harris County, Texas, *Bull. Amer. Assoc. Pet. Geol.*, vol. 29, pp. 253-279, 1945.
48. Schilfgaard, J. van, D. Kirkham, and R. K. Frevert, Physical and mathematical theories of tile and ditch drainage and their usefulness in design, *Research Bull. 436*, Agric. Exp. Sta., Iowa State College, Ames, pp. 667-706, 1956.
49. Snyder, F. F., A conception of runoff-phenomena, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 725-738, 1939.
50. Thomas, H. E., Fluctuations of ground-water levels during the earthquakes of November 10, 1938 and January 24, 1939, *Bull. Seismological Soc. Amer.*, vol. 30, pp. 93-97, 1940.
51. Todd, D. K., Ground-water flow in relation to a flooding stream, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 628, 20 pp., 1955.
52. Tolman, C. F., and J. F. Poland, Ground-water, salt-water infiltration, and ground-surface recession in Santa Clara Valley, Santa Clara County, California, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 23-35, 1940.
53. Trousdell, K. B., and M. D. Hoover, A change in ground-water level after clearcutting of Loblolly pine in the Coastal Plain, *Jour. Forestry*, vol. 53, pp. 493-498, 1955.
54. Troxell, H. C., The diurnal fluctuation in the ground-water and flow of the Santa Ana River and its meaning, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 17, pp. 496-504, 1936.
55. Troxell, H. C., The influence of ground-water storage on the runoff in the San Bernardino and Eastern San Gabriel Mountains of Southern California, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 552-562, 1953.
56. Tuinzaad, H., Influence of the atmospheric pressure on the head of artesian water and phreatic water, *Assemblée Générale de Rome, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 32-37, 1954.
57. Turnbull, W. J., and C. I. Mansur, Relief well systems for dams and levees, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 119, pp. 842-878, 1954.
58. Veatch, A. C., Fluctuations of the water level in wells, with special reference to Long Island, New York, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 155* Washington, D. C., 83 pp., 1906.
59. Vorhis, R. C., Interpretation of hydrologic data resulting from earthquakes *Geologische Rundschau*, vol. 43, pp. 47-52, 1955.
60. Wenzel, L. K., Several methods of studying fluctuations of ground-water levels, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 17, pp. 400-405, 1936.
61. Werner, P. W., Notes on flow-time effects in the great artesian aquifers of the earth, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 27, pp. 687-708, 1946.
62. Werner, P. W., and D. Noren, Progressive waves in non-artesian aquifers *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 238-244, 1951.
63. Werner, P. W., and K. J. Sundquist, On the ground-water recession curve for large watersheds, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 202-212, 1951.

1. Ackerman, T. V., and E. J. Lynde, Effect of storage reservoir detritus on ground water, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 36, pp. 315-322, 1944
2. Amer. Water Works Assoc., *Water quality and treatment*, 2nd ed., Amer. Water Works Assoc., New York, 451 pp., 1950.
3. Amer. Public Health Assoc., Amer. Water Works Assoc., and Federation of Sewage and Industrial Wastes Assocs., *Standard methods for the examination of water, sewage and industrial wastes*, 10th ed., Amer. Public Health Assoc., New York, 522 pp., 1955.
4. Anon., Progress report of the Committee on Quality Tolerances of Water for Industrial Uses, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 54, pp. 261-272, 1940.
5. Anon., Drinking water standards—1946, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 38, pp. 361-370, 1946.
6. Anon., The salt problem in irrigation agriculture. *U. S. Dept. Agric. Misc. Publ. 607*, Washington, D. C., 27 pp., 1946.
7. Anon., Water for irrigation use, *Chem. and Eng. News*, vol. 29, pp. 990-993, 1951.
  
8. ASTM Committee D-19 on Industrial Water, Manual on industrial water, *Amer. Soc. Test. Materials Spec. Tech. Publ. 148-A*, 420 pp., 1951.
9. Banks, H. O., and J. H. Lawrence, Water quality problems in California, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 58-66, 1953.
10. Bodman, G. B., Discussion of Sealing the lagoon at Treasure Island with salt, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 106, pp. 594-598, 1941.
11. Brenneke, A. M., Control of salt-water intrusion in Texas, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 37, pp. 579-584, 1945.
12. Calif. State Water Pollution Control Board, Water quality criteria, *Publ. 3*, Sacramento, 512 pp., 1952.
13. Calif. State Water Resources Board, Water utilization and requirements of California, *Bull. 2*, vol. 2, Sacramento, 18 pp., 1955.
14. Clarke, F. W., The data of geochemistry, *U. S. Geological Survey Bull. 770*, Washington, D. C., 841 pp., 1924.
15. Collins, W. D., Graphic representation of water analyses, *Ind. and Eng. Chem.*, vol. 15, p. 394, 1923.
16. Collins, W. D., Temperature of water available for industrial use in the United States, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 520-F*, Washington, D. C., pp. 97-104, 1925.
17. Collins, W. D., W. L. Lamar, and E. W. Lohr, The industrial utility of public water supplies in the United States, 1932, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 658*, Washington, D. C., 135 pp., 1934.
18. Doneen, L. D., The quality of irrigation water and soil permeability, *Proc. Soil Sci. Soc. Amer.*, vol. 13, pp. 523-526, 1948.
19. Doneen, L. D., Analyses of irrigation water, *Calif. Agric.*, vol. 4, no. 11, pp. 6, 14, 1950.
20. Doneen, L. D., Salination of soil by salts in the irrigation water, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 35, pp. 943-950, 1954.
21. Eaton, F. M., Boron in soils and irrigation waters and its effect on plants, with particular reference to the San Joaquin Valley of California, *U. S. Dept. Agric. Tech. Bull. 448*, Washington, D. C., 131 pp., 1935.



22. Fireman, M., and O. C. Magistad, Permeability of five western soils as affected by the percentage of sodium of the irrigation water, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 26, pp. 91-94, 1945.
23. Foster, M. D., Base exchange and sulfate reduction in salty ground waters along Atlantic and Gulf coasts, *Bull. Amer. Assoc. Pet. Geol.*, vol. 26, pp. 838-851, 1942.
24. Foster, M. D., Chemistry of ground water, in *Hydrology* (O. E. Meinzer, ed.), pp. 646-655, McGraw-Hill, New York, 1942.
25. George, W. O., and W. W. Hastings, Nitrate in the ground water of Texas, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 450-456, 1951.
26. Harris, A. E., Effect of replaceable sodium on soil permeability, *Soil Sci.*, vol. 32, pp. 435-446, 1931.
27. Hem, J. D., Geochemistry of ground water, *Econ. Geol.*, vol. 45, pp. 72-81, 1950.
28. Hill, R. A., Geochemical patterns in Coachella Valley, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 46-53, 1940.
29. Hill, R. A., Salts in irrigation water, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 107, pp. 1478-1518, 1942.
  
30. Huberty, M. R., Chemical composition of ground waters, *Civil Eng.*, vol. 11, pp. 494-495, 1941.
31. Kelley, W. P., Permissible composition and concentration of irrigation water, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 106, pp. 849-861, 1941.
32. Langelier, W. F., and H. F. Ludwig, Graphical methods for indicating the mineral character of natural waters, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 34, pp. 335-352, 1942.
33. Love, S. K., Cation exchange in ground water contaminated with sea water near Miami, Florida, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 25, pp. 951-955, 1944.
34. Magistad, O. C., and J. E. Christiansen, Saline soils, their nature and management, *U. S. Dept. Agric. Circ. 707*, Washington, D. C., 32 pp., 1944.
35. Menichikovsky, F., Effect of nature of exchangeable bases on soil porosity and soil-water properties in mineral soil, *Soil Sci.*, vol. 26, pp. 169-181, 1946.
36. Morse, R. R., The nature and significance of certain variations in composition of Los Angeles Basin ground waters, *Econ. Geol.*, vol. 38, pp. 475-511, 1943.
37. Palmer, C., The geochemical interpretation of water analyses, *U. S. Geological Survey Bull. 479*, Washington, D. C., 31 pp., 1911.
38. Piper, A. M., A graphic procedure in the geochemical interpretation of water analyses, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 25, pp. 914-928, 1944.
39. Powell, S. T., Some aspects of the requirements for the quality of water for industrial purposes, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 40, pp. 8-23, 1948.
40. Renick, B. C., Base exchange in ground-water by silicates as illustrated in Montana, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 520-B*, Washington, D. C., pp. 53-72, 1924.
41. Revelle, R. R., Criteria for recognition of sea water in ground waters, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 593-597, 1941.
42. Richards, L. A. (ed.), Diagnosis and improvement of saline and alkali soils, *Agric. Handbook 60*, U. S. Dept. Agric., Washington, D. C., 160 pp., 1954

43. Robaux, A., Physical and chemical properties of ground water in the arid countries, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 17-28, 1953.
44. Rossum, J. R., Chemical quality of underground water supplies, *Water and Sewage Works*, vol. 95, pp. 69-71, 1948.
45. Scofield, C. S., The salinity of irrigation water, *Ann. Rep. The Smithsonian Institution*, Washington, D. C., pp. 275-287, 1935.
46. Scofield, C. S., Salt balance in irrigated areas, *Jour. Agric. Research*, vol. 61, pp. 17-39, 1940.
47. Thomas, H. E., Sanitary quality of ground-water supplies, *The Sanitarian*, vol. 11, pp. 147-151, 1949.
48. Wadleigh, C. H., and M. Fireman, Salt distribution under furrow and basin irrigated cotton and its effect on water removal, *Proc. Soil Sci. Soc. Amer.*, vol. 13, pp. 527-530, 1948.
49. Wilcox, L. V., The quality of water for irrigation use, *U. S. Dept. Agric. Tech. Bull.* 962, Washington, D. C., 40 pp., 1948.
50. Wilcox, L. V., Classification and use of irrigation waters, *U. S. Dept. Agric. Circ.* 969, Washington, D. C., 19 pp., 1955.

### مراجع الفصل الثامن

1. Baker, D. M., Safe-yield of ground water reservoirs, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 160-164, 1951.
2. Baker, D. M., Yield from ground-water reservoirs, *West. Const.*, vol. 28, no. 2, pp. 74-76, 117, 1953.
3. Banks, H. O., Utilization of underground storage reservoirs, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 118, pp. 220-234, 1953.
4. Boke, R. L., and D. S. Stoner, The application of hydrologic techniques to ground-water problems in California's Central Valley Project, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 134-139, 1953.
5. Clendenen, F. B., *A comprehensive plan for the conjunctive utilization of a surface reservoir with underground storage for basin-wide water supply development: Solano Project, California*, D. Eng. thesis, Univ. Calif., Berkeley, 160 pp., 1954.
6. Clendenen, F. B., Economic utilization of ground water and surface storage reservoirs, Paper presented before meeting of Amer. Soc. Civil Engrs., San Diego, Calif., Feb. 1955.
7. Clyde, G. D., Utilization of natural underground water storage reservoirs, *Jour. Soil and Water Conserv.*, vol. 6, pp. 15-19, 1951.
8. Conkling, H., The depletion of underground water-supplies, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 531-539, 1934.
9. Conkling, H., Utilization of ground-water storage in stream system development, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 111, pp. 275-354, 1946.
10. Dolcini, A. J., and others, The California water plan, *Bull.* 3, Calif. Dept. Water Resources, Sacramento, 246 pp., 1957.
11. Foose, R. M., Ground-water conservation and development, *Monthly Bulletin*, Penn. Dept. Internal Affairs, Harrisburg, vol. 19, no. 2, pp. 17-28, 1951.

12. Gleason, G. B., South Coastal Basin investigation—overdraft on ground water basins, *Bull.* 53, Calif. Div. Water Resources, Sacramento, 256 pp., 1947
13. Haley, J. M., and others, Santa Clara Valley investigation, *Bull.* 7, Calif. State Water Resources Board, Sacramento, 154 pp., 1955.
14. Harding, S. T., Ground water resources of Southern San Joaquin Valley, *Bull.* 11, Calif. Div. Eng. and Irrig., Sacramento, 146 pp., 1927.
15. Ingerson, I. M., The hydrology of Southern San Joaquin Valley, California, and its relation to imported water-supplies, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 20-45, 1941.
16. Kazmann, R. G., The role of aquifers in water supply, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 227-230, 1951.
17. Kazmann, R. G., "Safe yield" in ground water development, reality or illusion? *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 82, no. IR3, 12 pp., 1956.
18. Lull, H. M., and E. N. Munns, Effect of land use practices on ground water, *Jour. Soil and Water Conserv.*, vol. 5, pp. 169-179, 1950.
19. McDonald, H. R., The irrigation aspects of ground-water development, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 707, 17 pp., 1955.
20. Meinzer, O. E., Quantitative methods of estimating ground-water supplies, *Bull. Geol. Soc. Amer.*, vol. 31, pp. 329-338, 1920.
21. Meinzer, O. E., Outline of methods for estimating ground-water supplies, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 638-C, Washington, D. C., pp. 99-144, 1932.
22. Meinzer, O. E., Problems of the perennial yield of artesian aquifers, *Econ. Geol.*, vol. 40, pp. 159-163, 1945.
23. Porter, N. W., Concerning conservation of underground water with suggestions for control, *Trans. Amer. Soc. Heat. Vent. Engrs.*, vol. 47, pp. 309-322, 1941.
24. Simpson, T. R., Salinas Basin investigation, *Bull.* 52, Calif. Div. Water Resources; Sacramento, 230 pp., 1946.
25. Simpson, T. R., Utilization of ground water in California, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 117, pp. 923-934, 1952.
26. Snyder, J. H., Ground water in California—the experiences of Antelope Valley, *Giannini Foundation Ground-Water Studies* 2, Univ. Calif., Berkeley, 171 pp., 1955.
27. Stringfield, V. T., Geologic and hydrologic factors affecting perennial yield of aquifers, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 43, pp. 803-816, 1951.
28. Thomas, H. E., *The conservation of ground water*, McGraw-Hill, New York, 327 pp., 1951.
29. Thomas, R. O., General aspects of planned ground-water utilization, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 706, 11 pp., 1955.
30. Turner, S. F.; and L. C. Halpenny, Ground-water inventory in the Upper Gila Valley, New Mexico and Arizona; scope of investigation and methods used, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 738-744, 1941.
31. Wentworth, C. K., The problem of safe yield in insular Ghyben-Herzberg systems, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 32, pp. 739-742, 1951.
32. Williams, C. C., and S. W. Lohman, Methods used in estimating the ground-water supply in Wichita, Kansas, well-field area, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 28, pp. 120-131, 1947.

## مراجع الفصل التاسع

1. Bays, C. A., Prospecting for ground-water—geophysical methods, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 42, pp. 947-956, 1950.
2. Bays, C. A., and S. H. Folk, Developments in the application of geophysics to ground-water problems, *Illinois Geological Survey Circ.* 108, Urbana, 25 pp., 1944.
3. Buhle, M. B., Earth resistivity in ground water studies in Illinois, *Min. Eng.*, vol. 5, pp. 395-399; 1953.
4. Burwell, E. B., Jr., Determination of ground-water levels by the seismic method, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 439-440, 1940.
5. Conwell, C. N., Application of the electrical resistivity method to delineation of areas of seepage along a canal—Wyoming Canal—Riverton Project, *Geol. Rep. G-114*, U. S. Bureau Reclamation, Denver, Colo., 10 pp., 1951.
6. Dizioglu, M. Y., Underground-water investigations by means of geophysical methods (particularly electrical) in Central Anatolia, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 199-215, 1953.
7. Dobrin, M. B., *Introduction to geophysical prospecting*, McGraw-Hill, New York, 435 pp., 1952.
8. Ellis, A. J., The divining rod—a history of water witching, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 416, Washington, D. C., 59 pp., 1917.
9. Emmart, B. D., All-purpose dowsing, *Atlantic Monthly*, vol. 190, no. 1, pp. 90-92, 1952.
10. Fent, O. S., Use of geologic methods in ground-water prospecting, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 41, pp. 590-598, 1949.
11. Foster, J. W., and M. B. Buhle, An integrated geophysical and geological investigation of aquifers in glacial drift near Champaign-Urbana, Illinois, *Econ. Geol.*, vol. 46, pp. 368-397, 1951.
12. Frommurze, H. F., Scientific methods of water finding, *Proc. Geol. Soc. South Africa*, vol. 46, pp. 23-38, 1943.
13. Gish, O. H., and W. J. Rooney, Measurement of resistivity of large masses of undisturbed earth, *Terrestrial Magnetism and Atmospheric Electricity*, vol. 30, pp. 161-188, 1925.
14. Hallenbeck, F., Geo-electrical problems of the hydrology of West German area, *Geophysical Prospecting*, vol. 1, pp. 241-249, 1953.
15. Heiland, C. A., Prospecting for water with geophysical methods, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 18, pp. 574-588, 1937.
16. Heiland, C. A., *Geophysical exploration*, Prentice-Hall, New York, 1013 pp., 1940.
17. Howe, R., H. L., H. R. Wilke, and D. E. Bloodgood, Application of air
18. Jakosky, J. J., *Exploration geophysics*, 2nd ed., Times Mirror Press, Los Angeles, 1195 pp., 1950.
19. Kelly, S. F., Geophysics in the exploration, exploitation, and conservation of water, *Mines Mag.*, vol. 39, pp. 13-22, 38, Nov. 1949.
20. La Compagnie Générale de Géophysique, Abaques de sondage électrique, *Geophysical Prospecting*, vol. 3, suppl. 3, 7 pp. + set of curves, 1955.
21. Landes, K. K., and J. T. Wilson, Ground-water exploration by earth-resistivity methods, *Papers Mich. Acad. Arts, Sci., Let.*, vol. 29, pp. 345-354, 1943.
22. Lee, F. W., Geophysical prospecting for underground waters in desert areas  
٣٨١ *Information Circ.* 6899. U. S. Bureau Mines. Washington. D. C.. 27 pp. 1936.

23. Leggette, R. M., Prospecting for ground water—geologic methods, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 42, pp. 945-946, 1950.
24. Linehan, D., Seismology applied to shallow zone research, *Amer. Soc. Test. Materials Spec. Tech. Publ.* 122, pp. 156-170, 1951.
25. Linehan, D., and S. Keith, Seismic reconnaissance for ground-water development, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 63, pp. 76-95, 1949.
26. Mazloum, S., Boring and prospecting for ground-water in arid zones, *Proc. Ankara Symposium on Arid Zone Hydrology*, UNESCO, Paris, pp. 184-187, 1953.
27. Meinzer, O. E., The occurrence of ground water in the United States, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 489, Washington, D. C., 321 pp., 1923.
28. Meinzer, O. E., The value of geophysical methods in ground-water studies, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 18, pp. 355-387, 1937.
29. Mooney, H. M., and W. W. Wetzel, *The potentials about a point electrode and apparent resistivity curves for a two-, three-, and four-layered earth*, Univ. Minnesota Press, Minneapolis, 146 pp. + set of curves, 1956.
30. Paver, G. L., On the application of the electrical resistivity method of geophysical surveying to the location of underground water, with examples from the Middle East, *Proc. Geol. Soc. London*, pp. 46-51, Apr. 18, 1945.
31. Paver, G. L., Iso-resistivity mapping for the investigation of underground water supplies, *Assemblée Générale d'Oslo, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 3, pp. 290-295, 1948.
32. Paver, G. L., The geophysical interpretation of underground water supplies; a geological analysis of observed resistivity data, *Jour. Inst. Water Engrs.*, vol. 4, pp. 237-266, 1950.
33. Riddick, T. M., Dowsing—an unorthodox method of locating underground water supplies or an interesting facet of the human mind, *Proc. Amer. Philosophical Soc.*, vol. 96, pp. 526-534, 1952.
34. Robertshaw, J., and P. D. Brown, Geophysical methods of exploration and their application to civil engineering problems, *Proc. Inst. Civil Engrs.*, pt. 1, vol. 4, pp. 644-690, 1955.
35. Rose, N. A., Ground water and relation of geology to its occurrence in the Houston district, Texas, *Bull. Amer. Assoc. Pet. Geol.*, vol. 27, pp. 1081-1101, 1943.
36. Ryder, L. W., The case for water witching, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 63, pp. 232-237, 1949.
37. Sayre, A. N., and E. L. Stephenson, The use of resistivity-methods in the
38. Shepard, E. R., and A. E. Wood, Application of the seismic refraction method of subsurface exploration to flood-control projects, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 138, pp. 312-325, 1940.
39. Spicer, H. C., Electrical resistivity studies of subsurface conditions near Antigo, Wisconsin, *U. S. Geological Survey Circ.* 181, Washington, D. C., 19 pp., 1952.
40. Stickel, J. F., Jr., L. E. Blakeley, and B. B. Gordon, Geophysics and water, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 44, pp. 23-35, 1952.
41. Sundberg, K., Effect of impregnating waters on electrical conductivity of soils and rocks, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 97, pp. 367-391, 1932.
42. Swartz, J. H., Resistivity studies of some salt-water boundaries in the Hawaiian Islands, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 18, pp. 387-393, 1937.
43. Swartz, J. H., Geophysical investigations in the Hawaiian Islands, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 292-298, 1939.

44. Tattam, C. M., Application of electrical resistivity prospecting to ground water problems, *Colo. School of Mines Quart.*, vol. 32, no. 1, pp. 117-138, 1937.
45. Todd, D. K., Investigating ground water by applied geophysics, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 625, 14 pp., 1955.
46. Volker, A., and J. Dijkstra, Détermination des salinités des eaux dans le sous-sol du Zuiderzee par prospection géophysique, *Geophysical Prospecting*, vol. 3, pp. 111-125, 1955.
47. Way, H. J. R., An analysis of the results of prospecting for water in Uganda by the resistivity method, *Trans. Inst. Min. and Met.*, vol. 51, pp. 285-310, 1942.
48. Wenner, F., A method of measuring earth-resistivity, *Bull. Bureau Standards*, vol. 12, Washington, D. C., pp. 469-478, 1916.
49. Woollard, G. P., and G. F. Hanson, Geophysical methods applied to geologic problems in Wisconsin, *Wis. Geological Survey Bull.* 78, Madison, 255 pp., 1954.
50. Workman, L. E., and M. M. Leighton, Search for ground-waters by the electrical resistivity-method, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 18, pp. 403-409, 1937.
51. Ziemke, P. C., Water witching, *Water and Sewage Works*, vol. 96, p. 136, 1949.

### مراجع الفصل العاشر

1. Amer. Soc. Test. Materials, *Symposium on radioactive isotopes in soil investigations*, Philadelphia, 42 pp., 1952.
2. Anon., Interpretation handbook for resistivity logs, *Doc. 4*, Schlumberger Well Surveying Corp., Houston, Texas, 148 pp., 1951.
3. Archie, G. E., The electrical resistivity log as an aid in determining some reservoir characteristics, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 146, pp. 54-62, 1942.
4. Baffa, J. J., The utilization of electrical and radioactivity methods of well logging for ground-water supply development, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 62, pp. 207-219, 1948.
5. Barnes, B. A., and P. P. Livingston, Value of the electrical log for estimating ground-water supplies and the quality of the ground water, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 28, pp. 903-911, 1947.
6. Bays, C. A., New developments in ground-water exploration, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 35, pp. 911-920, 1943.
7. Bays, C. A., Prospecting for ground water—geophysical methods, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 42, pp. 947-956, 1950.
8. Bays, C. A., and S. H. Folk, Developments in the application of geophysics to ground-water problems, *Illinois Geological Survey Circ.* 108, Urbana, 25 pp., 1944.
9. Bryan, F. L., Application of electric logging to water well problems, *Water Well Jour.*, vol. 4, no. 1, pp. 3-7, 1950.
10. Dickey, P. A., Natural potentials in sedimentary rocks, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 164, pp. 256-266, 1945.
11. Doll, H. G., The S. P. log: theoretical analysis and principles of interpretation *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 179, pp. 146-185, 1949.
12. Erickson, C. R., Vertical water velocity in deep wells, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 38, pp. 1263-1272, 1946.
13. Fiedler, A. G., The Au deep-well current meter and its use in the Roswell artesian basin, New Mexico, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 596, Washington, D. C., pp. 24-32, 1928.

14. Heiland, C. A., Prospecting for water with geophysical methods, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 18, pp. 574-588, 1937.
15. Heiland, C. A., *Geophysical exploration*, Prentice-Hall, New York, 1013 pp., 1940.
16. Jones, P. H., and T. B. Buford, Electric logging applied to ground water exploration, *Geophysics*, vol. 16, pp. 115-139, 1951.
17. Kelly, S. F., Photographing rock-walls and casings of boreholes, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 269-271, 1939.
18. Kent, D. F., Techniques used in mine-water problems of the east Tennessee zinc district, *U. S. Geological Survey Circ. 71*, Washington, D. C., 9 pp., 1950.
19. Kirby, M. E., Improve your work with drilling-time logs, *Johnson National Drillers Jour.*, vol. 26, no. 6, pp. 6-7, 14, 1954.
20. Livingston, P. P., and W. Lynch, Methods of locating salt-water leaks in water wells, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 796-A*, Washington, D. C., 20 pp., 1937.
21. Maher, J. C., and P. H. Jones, Ground water exploration on the Natchitoches area, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 968-D*, Washington, D. C., 52 pp., 1949.
22. McCardell, W. M., W. O. Winsauer, and M. Williams, Origin of the electric potential observed in wells, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 198, pp. 41-50, 1953.
23. Mounce, W. D., and W. M. Rust, Jr., Natural potentials in well logging, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 164, pp. 288-294, 1945.
24. Mylander, H. A., Oil-field techniques used for water-well drilling, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 45, pp. 764-772, 1953.
25. Poland, J. F., and R. B. Morrison, An electrical resistivity-apparatus for testing well-waters, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 35-46, 1940.
26. Ramachandar Rao, M. B., Self-potential anomalies due to subsurface water flow at Garimenapenta, Madras State, India, *Min. Eng.*, vol. 5, pp. 400-403, 1953.
27. Rose, N. A., W. N. White, and P. P. Livingston, Exploratory water-well drilling in the Houston district, Tex., *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 889-D*, Washington, D. C., 25 pp., 1944.
28. Stratton, E. F., and R. D. Ford, Electric logging, in *Subsurface geologic methods* (L. W. LeRoy, ed.), 2nd ed., Colorado School of Mines, Golden, pp. 364-392, 1951.
29. Texas Agric. and Mech. College, Well logging methods conference, *Texas Eng. Exp. Sta. Bull.* 93, College Station, 171 pp., 1946.
30. Thorpe, T. W., Prospecting for ground water—test drilling, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 42, pp. 957-960, 1950.
31. Walstrom, J. E., The quantitative aspects of electric log interpretation, *Trans. Amer. Inst. Min. and Met. Engrs.*, vol. 195, pp. 47-58, 1952.

## مراجع الفصل العاشر

- Allison, L. E., Effect of microorganisms on permeability of soil under prolonged submergence, *Soil Sci.*, vol. 63, pp. 439-450, 1947.
2. Anon., Underground channels utilized for airport drainage, *Eng. News-Record*, vol. 130, no. 14, pp. 498-499, 1943.
  3. Anon., Conservation of ground water in the Louisville area, Kentucky, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 37, pp. 543-562, 1945.
  4. Anon., Artificial ground-water recharge—task group report, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 48, pp. 493-498, 1956.
  5. Arnold, C. E., H. E. Hedger, and A. M. Rawn, *Report upon the reclamation of water from sewage and industrial wastes in Los Angeles County, California*, Los Angeles County Flood Control District, Los Angeles, 159 pp., 1949.
  6. Babcock, H. M., and E. M. Cushing, Recharge to ground water from floods in a typical desert wash, Pinal County, Arizona, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 23, pp. 49-56, 1942.
  7. Banks, H. O., R. C. Richter, J. J. Coe, J. W. McPartland, and R. Kretsinger, *Artificial recharge in California*, Calif. Div. Water Resources, Sacramento, 41 pp., 1954.
  8. Barksdale, H. C., and G. D. Debuchananne, Artificial recharge of productive ground-water aquifers in New Jersey, *Econ. Geol.*, vol. 41, pp. 726-737, 1946.
  9. Baumann, P., Ground-water movement controlled through spreading, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 117, pp. 1024-1074, 1952.
  10. Baumann, P., Ground water phenomena related to basin recharge, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 806, 25 pp., 1955.
  11. Biemond, C., Dune water flow and replenishment in the catchment area of the Amsterdam water supply, *Jour. Inst. Water Engrs.*, vol. 11, pp. 195-213, 1957.
  12. Bliss, E. S., and C. E. Johnson, Some factors involved in ground-water replenishment, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 33, pp. 547-558, 1952.
  13. Brashears, M. L., Jr., Ground-water temperature on Long Island, New York, as affected by recharge of warm water, *Econ. Geol.*, vol. 36, pp. 811-828, 1941.
  14. Brashears, M. L., Jr., Artificial recharge of ground water on Long Island, New York, *Econ. Geol.*, vol. 41, pp. 503-516, 1946.
  15. Brashears, M. L., Jr., Recharging ground-water reservoirs with wells and basins, *Min. Eng.*, vol. 5, pp. 1029-1032, 1953.
  16. Buchan, S., Artificial replenishment of aquifers, *Jour. Inst. Water Engrs.*, vol. 9, pp. 111-163, 1955.
  17. Burdick, C. B., Des Moines infiltration system was developed methodically, *Water Works Eng.*, vol. 99, pp. 461-463, 534, 536, 1946.
  18. Butler, R. G., G. T. Orlob, and P. H. McGauhey, Underground movement of bacterial and chemical pollutants, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 46, pp. 97-111, 1954.
  19. Calif. State Water Pollution Control Board, Report on the investigation of travel of pollution, *Publ. 11*, Sacramento, 218 pp., 1954.
  20. Cederstrom, D. J., Artificial recharge of a brackish water well, *The Commonwealth*, vol. 14, no. 12, Virginia State Chamber of Commerce, Richmond, no. 31, 71-73, 1947.



21. Christiansen, J. E., and O. C. Magistad, *Report for 1944—laboratory phases of cooperative water-spreading study*, U. S. Regional Salinity Laboratory, Riverside, Calif., 74 pp., 1945.
22. Clyde, G. D., Utilization of natural underground water storage reservoirs, *Jour. Soil and Water Conserv.*, vol. 6, pp. 15-19, 1951.
23. Conkling, H., Utilization of ground-water storage in stream-system developments, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 111, pp. 275-354, 1946.
24. Erickson, E. T., Using runoff for ground-water recharge, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 41, pp. 647-649, 1949.
25. Ferris, J. G., Water spreading and recharge wells, *Proc. Indiana Water Conserv. Conf.*, Ind. Dept. Conserv., Div. Water Resources, Indianapolis, pp. 52-59, 1950.
26. Freeman, V. M., Water-spreading as practiced by the Santa Clara Water-Conservation District, Ventura County, Calif., *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 17, pp. 465-471, 1936.
27. Gorman, A. E., Water-supply practice in Germany—1945, *Jour. New England Water Works Assoc.*, vol. 60, pp. 132-152, 1946.
28. Goudey, R. F., Reclamation of treated sewage, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 23, pp. 230-240, 1931.
29. Greenberg, A. E., and H. B. Gotaas, Reclamation of sewage water, *Amer. Jour. Public Health*, vol. 42, pp. 401-410, 1952.
30. Guyton, W. F., Artificial recharge of glacial sand and gravel with filtered river water at Louisville, Kentucky, *Econ. Geol.*, vol. 41, pp. 644-658, 1946.
31. Hallsten, J., Wells for drains, *The Highway Magazine*, vol. 46, pp. 212-213, 1955.
32. Hunt, G. W., Description and results of operations of the Santa Clara Valley Water Conservation District's project, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 13-23, 1940.
33. Imhoff, K., Water supply and sewage disposal in the Pacific Valley, *Eng. News-Record*, vol. 94, no. 3, pp. 104-106, 1925.
34. Jansa, V., *Artificial replenishment of underground water*, Intl. Water Supply Assoc., Second Cong., Paris, 105 pp., 1952.
35. Johnson, A. H., Ground-water recharge on Long Island, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 40, pp. 1159-1166, 1948.
36. Kazmann, R. G., River infiltration as a source of ground-water supply, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 113, pp. 404-424, 1948.
37. Klaer, F. H., Jr., Providing large industrial water supplies by induced infiltration, *Min. Eng.*, vol. 5, pp. 620-624, 1953.
38. Lane, D. A., Surface spreading-operations by the basin-method and tests on underground spreading by means of wells, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 523-527, 1934.
39. Laverty, F. B., Correlating flood control and water supply, Los Angeles coastal plain, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 111, pp. 1127-1158, 1946.
40. Laverty, F. B., Ground-water recharge, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 44, pp. 677-681, 1952.
41. Laverty, F. B., Water-spreading operations in the San Gabriel Valley, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 46, pp. 112-122, 1954.
42. Leggette, R. M., and M. L. Brashear, Jr., Ground-water for air-conditioning on Long Island, New York, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 19, pp. 412-418, 1938.
43. Lindenbergh, P. C., Drawing water from a dune area, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 43, pp. 713-724, 1951.

44. MacKichan, K. A., Estimated use of water in the United States, 1955, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 49, pp. 369-391, 1957.
45. Mather, J. R., The disposal of industrial effluent by woods irrigation, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 227-239, 1953.
46. Meinzer, O. E., General principles of artificial ground-water recharge, *Econ. Geol.*, vol. 41, pp. 191-201, 1946.
47. Merritt, M., Jr., East Orange, N. J., conserves its well supply by water spreading, *Water Works Eng.*, vol. 106, pp. 286-289, 1953.
48. Mitchelson, A. T., and D. C. Muckel, Spreading water for storage underground, *U. S. Dept. Agric. Tech. Bull.* 578, Washington, D. C., 80 pp., 1937.
49. Muckel, D. C., Research in water spreading, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 118, pp. 209-219, 1953.
50. Rafter, G. W., Sewage irrigation, *U. S. Geological Survey Water-Supply Papers* 3 and 22, Washington, D. C., 100 and 100 pp., 1897 and 1899.
51. Richert, J. G., *On artificial underground water*, C. E. Fritze's Royal Bookstore, Stockholm, 33 pp., 1900.
52. Riedel, C. M., River water used at Dresden to increase ground supply, *Eng. News-Record*, vol. 112, no. 18, pp. 569-570, 1934.
53. Roper, R. M., Ground-water replenishment by surface water diffusion, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 31, pp. 165-179, 1939.
54. Rorabaugh, M. I., Stream-bed percolation in development of water supplies, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 165-174, 1951.
55. Sanford, J. H., Diffusing pits for recharging water into underground formations, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 30, pp. 1755-1766, 1938.
56. Sanitary Eng. Research Lab., An investigation of sewage spreading on five California soils, *Tech. Bull.* 12, Univ. Calif., Berkeley, 53 pp., 1955.
57. Sanitary Eng. Research Lab., Studies in water reclamation, *Tech. Bull.* 13, Univ. Calif., Berkeley, 65 pp., 1955.
58. Sayre, A. N., and V. T. Stringfield, Artificial recharge of ground-water reservoirs, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 40, pp. 1152-1158, 1948.
59. Schiff, L., The effect of surface head on infiltration rates based on the performance of ring infiltrometers and ponds, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 257-266, 1953.
60. Schiff, L., Water spreading for storage underground, *Agric. Eng.*, vol. 35, pp. 794-800, 1954.
61. Schiff, L., The status of water spreading for ground-water replenishment, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 1009-1020, 1955.
62. Schiff, L., The Darcy law in the selection of water-spreading systems for ground-water recharge, *Symposia Darcy*, Publ. 41, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique, pp. 99-110, 1956.
63. Sisson, W. H., Recharge operations at Kalamazoo, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 47, pp. 914-922, 1955.
64. Sonderegger, A. L., Hydraulic phenomena and the effect of spreading of flood water in the San Bernardino Basin, Southern California, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 82, pp. 802-851, 1918.
65. Steinbruegge, G. W., L. R. Heiple, N. Rogers, and R. T. Sniegocki, *Ground-water recharge by means of wells*, Agric. Exp. Sta., Univ. Arkansas, Fayetteville, 119 pp., 1954.
66. Stone, R., and W. F. Garber, Sewage reclamation by spreading basin infiltration, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 117, pp. 1189-1217, 1952.

67. Stone, R. V., H. B. Golaas, and V. W. Bacon, Economic and technical status of water reclaimed from sewage and industrial wastes; *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 44, pp. 503-517, 1952.
68. Sundstrom, R. V., and H. W. Hood, Results of artificial recharge of the ground-water reservoir at El Paso, Texas, *Texas Board Water Engrs. Bull.* 5206, Austin, 19 pp., 1952.
69. Suter, M., High-rate recharge of ground water by infiltration, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 48, pp. 355-360, 1956.
70. Suter, M., The Pecria recharge pit: its development and results, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 82, no. 1163, 17 pp., 1956.
71. Tibbetts, F. H., Water-conservation project in Santa Clara County, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 17, pp. 458-465, 1936.
72. Todd, D. K., Annotated bibliography on artificial recharge of ground water through 1954, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper* 1477, Washington, D. C., 115 pp., 1959.
73. Unklesbay, A. G., and H. H. Cooper, Jr., Artificial recharge of artesian limestone at Orlando, Florida, *Econ. Geol.*, vol. 41, pp. 293-307, 1946.
74. Whetstone, G. A., Mechanism of ground-water recharge, *Agric. Eng.*, vol. 35 pp. 646-647, 650, 1954.
75. Wise, L. L., The Richland story, pt. 2—artificially recharged wells provide city water, *Eng. News-Record*, vol. 143, no. 11, pp. 42-44, 1949.

### مراجع الفصل الثاني عشر

1. Badon Ghyben, W., Nota in verband met de voorgenomen putboring nabij Amsterdam, *Tijdschrift van het Koninklijk Instituut van Ingenieurs*, The Hague, p. 21, 1888-1889.
2. Banks, H. O., and R. C. Richter, Sea-water intrusion into ground-water basins bordering the California coast and inland bays, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 575-582, 1953.
3. Barksdale, H. C., The contamination of ground-water by salt water near Parlin, New Jersey, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 471-474, 1940.
4. Baumann, P., Ground-water movement controlled through spreading, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 117, pp. 1024-1074, 1952.
5. Baumann, P., Experiments with fresh-water barrier to prevent sea water intrusion, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 45, pp. 521-534, 1953.

\* Actually the  $Cl/(CO_3 + HCO_3)$  ratio is employed for practical purposes.

6. Baumann, P., Ground-water phenomena related to basin recharge, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 806, 25 pp., 1955.
7. Beardslee, C. G., Salt-water barrier at Cooke, *West. Const. News*, vol. 17, no. 2, pp. 53-55, 1942.
8. Biemond, C., Dune water flow and replenishment in the catchment area of the Amsterdam water supply, *Jour. Inst. Water Engrs.*, vol. 11, pp. 195-213, 1957.
9. Blakely, L. E., and V. A. Endersby, Prevention of underground leakage, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 40, pp. 873-882, 1948
10. Braithwaite, F., On the infiltration of salt water into the springs of wells under London and Liverpool, *Proc. Inst. Civil Engrs.*, vol. 14, pp. 507-523, 1855.
11. Brown, J. S., A study of coastal ground water with special reference to Connecticut, *U. S. Geological Survey Water-Supply Paper 537*, Washington, D. C., 101 pp., 1925.
12. Brown, R. H., and G. G. Parker, Salt-water encroachment in limestone of Silver Bluff, Miami, Florida, *Econ. Geol.*, vol. 40, pp. 235-262, 1945.
13. Childs, E. C., The equilibrium of rain-fed ground water resting on deeper saline water; the Ghyben-Herzberg lens, *Jour. Soil Sci.*, vol. 1, pp. 173-181, 1950.
14. Harder, J. A., T. R. Simpson, L.-K. Lau, F. L. Hotes, and P. H. McGauhey, *Laboratory research on sea water intrusion into fresh ground-water sources and methods of its prevention—final report*, Sanitary Eng. Research Lab., Univ. Calif., Berkeley, 68 pp., 1953.
15. Hayami, S., On the saline disaster and variation of coastal underground water caused by land subsidence accompanying the great earthquake of December 21, 1947, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 249-251, 1951.
16. Herzberg, B., Die Wasserversorgung einiger Nordseebäder, *Jour. Gasbeleuchtung und Wasserversorgung*, vol. 44, pp. 815-819, 842-844, Munich, 1901.
17. Hubbert, M. K., The theory of ground-water motion, *Jour. Geol.*, vol. 48, pp. 785-944, 1940.
18. Laverty, F. B., Recharging wells expected to stem sea-water intrusion, *Civil Eng.*, vol. 22, pp. 313-315, 1952.
19. Laverty, F. B., and H. A. van der Goot, Development of a fresh-water barrier in southern California for the prevention of sea water intrusion, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 47, pp. 886-908, 1955.
20. Leggette, R. M., Salt water encroachment in the Lloyd sand on Long Island, N. Y., *Water Works Eng.*, vol. 100, pp. 1076-1079, 1107-1109, 1947.
21. Lieftrinck, F. A., Water supply problems in Holland, *Public Works*, vol. 61, no. 9, pp. 19-20, 65-66, 69, 1930.
22. Love, S. K., Cation-exchange in ground water contaminated with sea water near Miami, Florida, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 25, pp. 951-955, 1944.
23. Nomitsu, T., Y. Toyohara, and R. Kamimoto, On the contact surface of fresh- and salt-water near a sandy sea-shore, *Mem. College Sci., Kyoto Imp. Univ.*, Ser. A, vol. 10, no. 7, pp. 279-302, 1927.
24. Ohrt, F., Water development and salt water intrusion on Pacific Islands, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 39, pp. 979-988, 1947.
25. Parker, G. G., Salt-water encroachment in Southern Florida, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 37, pp. 526-542, 1945.

26. Pennink, J. M. K., Investigations for ground-water supplies, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 54-D, pp. 169-181, 1905.
27. Poland, J. F., Saline contamination of coastal ground water in Southern California, *Western City*, vol. 19, pp. 46, 48, 50, Oct. 1943.
28. Rader, E. M., Salt water encroachment into well water in the Miami area, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 669, 11 pp., 1955.
29. Revelle, R., Criteria for recognition of sea water in ground-waters, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 22, pp. 593-597, 1941.
30. Rhodes, A. D., Puddled-clay cutoff walls stop sea-water infiltration, *Civil Eng.*, vol. 21, no. 2, pp. 21-23, 1951.
31. Riddel, J. O., Excluding salt water from island wells—a theory of the occurrence of ground water based on experience at Nassau, Bahama Islands, *Civil Eng.*, vol. 3, pp. 383-385, 1933.
32. Senio, K., On the ground water near the seashore, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 175-177, 1951.
33. Simpson, T. R., Salinas Basin investigation, *Bull. 52, Calif. Div. Water Resources, Sacramento*, 230 pp., 1946.
34. Swartz, J. H., Resistivity-studies of some salt-water boundaries in the Hawaiian Islands, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 18, pp. 387-393, 1937.
35. Thompson, D. G., Some relations between ground-water hydrology and oceanography, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 14, pp. 30-33, 1933.
36. Todd, D. K., An abstract of literature pertaining to sea water intrusion and its control, *Tech. Bull. 10, Sanitary Eng. Research Project, Univ. Calif., Berkeley*, 74 pp., 1953.
37. Todd, D. K., Sea-water intrusion in coastal aquifers, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 34, pp. 749-754, 1953.
38. Todd, D. K., Discussion of Infiltration galleries, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 647, pp. 7-9, 1955.
39. Tolman, C. F., and J. F. Poland, Ground-water, salt-water infiltration, and ground-surface recession in Santa Clara Valley, Santa Clara County, California, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 21, pp. 23-35, 1940.
40. Toyohara, Y., A study on the coastal ground water at Yumigahama, Tottori, *Mem. College Sci., Kyoto Imp. Univ., Ser. A*, vol. 18, no. 5, pp. 295-309, 1935.
41. Turner, S. F., and M. D. Foster, A study of salt-water encroachment in the Galveston area, Texas, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 15, pp. 432-435, 1934.
42. Wentworth, C. K., Storage consequences of the Ghyben-Herzberg theory, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 23, pp. 683-693, 1942.
43. Wentworth, C. K., Factors in the behavior of ground water in a Ghyben-Herzberg system, *Pacific Sci.*, vol. 1, pp. 172-184, 1947.
44. Wentworth, C. K., Growth of the Ghyben-Herzberg transition zone under a rinsing hypothesis, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 29, pp. 97-98, 1948.
45. Wentworth, C. K., The process and progress of salt-water encroachment, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 238-248, 1951.

## بِسْمِ اللَّهِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ

1. Black, A. P., Basic concepts in ground water law, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 39, pp. 989-1002, 1947.
2. Conkling, H., Administrative control of underground water: physical and legal aspects, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 102, pp. 753-837, 1937.
3. Critchlow, H. T., Policies and problems in controlling ground-water resources, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 40, pp. 775-783, 1948.
4. Harding, S. T., *Water rights for irrigation*, Stanford Univ. Press, Stanford, Calif., 176 pp., 1936.
5. Harding, S. T., United States water law, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. CT, pp. 343-356, 1953.
6. Harding, S. T., Statutory control of ground water in the western United States, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 120, pp. 480-498, 1955.
7. Hughes, W. F., Proposed ground-water conservation measures in Texas, *Texas Jour. Sci.*, vol. 2, pp. 35-45, 1945.
8. Hutchins, W. A., Selected problems in the law of water rights in the West, *U. S. Dept. Agric. Misc. Publ.* 418, Washington, D. C., 513 pp., 1942.
9. Hutchins, W. A., Trends in the statutory law of ground water in the western states, *Texas Law Review*, vol. 34, pp. 157-191, 1955.
10. Hutchins, W. A., Irrigation water rights in California, *Agric. Exp. Sta. Circ.* 452, Univ. Calif., Berkeley, 56 pp., 1956.
11. Hutchins, W. A., *The California law of water rights*, State Calif., Sacramento, 571 pp., 1956.
12. McGuinness, C. L., Legal control of use of ground water, *Water Works Eng.*, vol. 98, pp. 475, 508, 510, 512, 1945.
13. McGuinness, C. L., Water law with special reference to ground water, *U. S. Geological Survey Circ.* 117, Washington, D. C., 30 pp., 1951.
14. National Resources Planning Board, *State water law in the development of the West*, Water Resources Committee, Subcommittee on State Water Law, Washington, D. C., 138 pp., 1943.
15. President's Water Resources Policy Commission, *Water resources law*, vol. 3, Washington, D. C., 777 pp., 1950.
16. State Calif., *Water code*, Sacramento, 756 pp., 1951.
17. Thomas, H. E., Water rights in areas of ground-water mining, *U. S. Geological Survey Circ.* 347, Washington, D. C., 16 pp., 1955.
18. Thompson, D. G., and A. G. Fiedler, Some problems relating to legal control of use of ground waters, *Jour. Amer. Water Works Assoc.*, vol. 30, pp. 1049-1091, 1938.
19. Tolman, C. F., and A. C. Stipp, Analysis of legal concepts of subflow and percolating waters, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 106, pp. 882-933, 1941.

## مراجع الفصل الرابع عشر

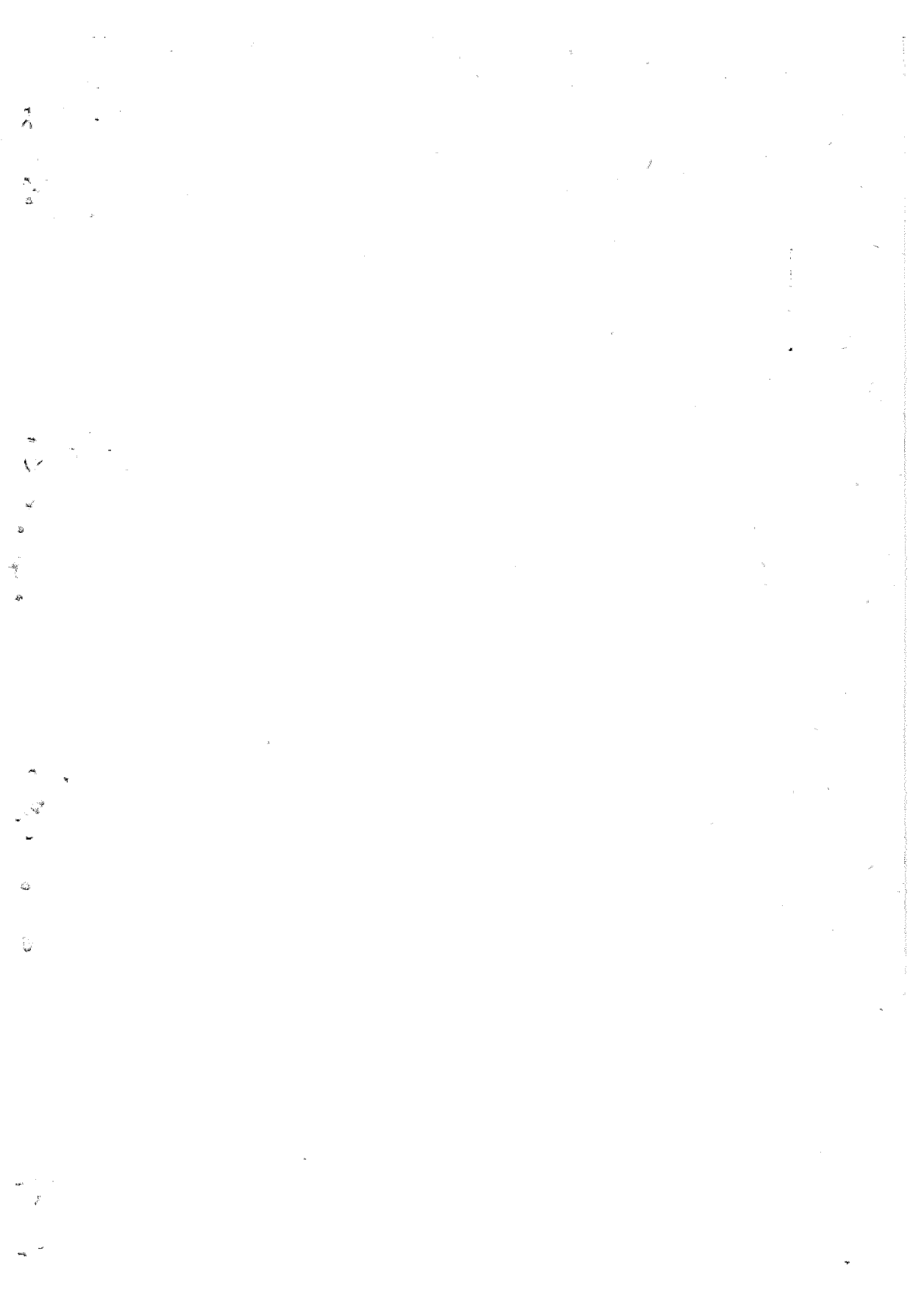
1. Aravin, V. I., Experimental investigation of unsteady flow of ground water (in Russian), *Trans. Sci. Research Inst. Hydrotechnics, USSR*, vol. 30, pp. 79-88, 1941.
2. Babbitt, H. E., and D. H. Caldwell, The free surface around, and the interference between, gravity wells, *Univ. Illinois Eng. Exp. Sta. Bull. 374*, Urbana, 60 pp., 1948.
3. Baumann, P., Ground-water movement controlled through spreading, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 117, pp. 1024-1074, 1952.
4. Boreli, M., Free-surface flow toward partially penetrating wells, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 36, pp. 664-672, 1955.
5. Botset, H. G., The electrolytic model and its application to the study of recovery problems, *Trans. Amer. Inst. Min. and Metal. Engrs.*, vol. 165, pp. 15-25, 1946.
6. Boulton, N. S., The flow in near gravity well in a uniform water-bearing medium, *Jour. Inst. Civil Engrs.*, vol. 36, pp. 534-550, 1951.
7. Casagrande, A., and W. L. Shannon, Base course drainage for airport pavements, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 117, pp. 792-820, 1952.
8. Dachler, R., *Grundwasserströmung*, J. Springer, Vienna, 141 pp., 1936.
9. d'Andrimont, R., Note préliminaire sur une nouvelle méthode pour étudier expérimentalement l'allure des nappes aquifères dans les terrains perméables en petit, *Annales Soc. Geol. Belgique*, vol. 32, Liège, pp. M115-M120, 1905.
10. d'Andrimont, R., Sur la circulation de l'eau des nappes aquifères contenues dans des terrains perméables en petit, *Annales, Soc. Geol. Belgique*, vol. 33, Liège, pp. M21-M33, 1906.
11. Dietz, D. N., Een modelproef ter bestudeering van niet-stationaire bewegingen van het grondwater, *Water*, vol. 25, The Hague, pp. 185-188, 1941.
12. Dietz, D. N., Ervaringen met modelonderzoek in de hydrologie, *Water*, vol. 28, The Hague, pp. 17-20, 1944.
13. Edelman, J. H., *Over de berekening van grondwaterstromingen*, Doctorate thesis, Delft Tech. Univ., Netherlands, 77 pp., 1947.
14. Felius, G. P., Recherches hydrologiques par des modèles électriques, *Assemblée Générale de Rome, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 162-169, 1954.
15. Gunther, E., Lösung von Grundwasseraufgaben mit Hilfe der Strömung in dünnen Schichten, *Wasser-kraft und Wasserwirtschaft*, vol. 35, no. 3, pp. 49-51, 1940.
16. Gunther, E., Untersuchung von Grundwasserströmungen durch analoge Strömungen zäher Flüssigkeiten, *Forschung auf dem Gebiete des Ingenieurwesens*, vol. 11, pp. 76-88, 1940.
17. Hall, H. P., An investigation of steady flow toward a gravity well, *La Houille Blanche*, vol. 10, pp. 8-35, 1955.
18. Hansen, V. E., Complicated well problems solved by the membrane analogy, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 33, pp. 912-916, 1952.
19. Hansen, V. E., Unconfined ground-water flow to multiple wells, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 118, pp. 1098-1130, 1953.

20. Harder, J. A., T. R. Simpson, L.-K. Lau, F. L. Hotes, and P. H. McGauhey, *Laboratory research on sea water intrusion into fresh ground-water sources and methods of its prevention—final report*, Sanitary Eng. Research Univ. Calif., Berkeley, 68 pp., 1953.
21. Hele-Shaw, H. S., Experiments on the nature of the surface resistance in pipes and on ships, *Trans. Inst. Naval Architects*, vol. 39, pp. 145-156, 1897.
22. Hele-Shaw, H. S., Investigation of the nature of surface resistance of water and of stream-line motion under certain experimental conditions, *Trans. Inst. Naval Architects*, vol. 40, pp. 21-46, 1898.
23. Hele-Shaw, H. S., Stream-line motion of a viscous film, *Rep. 68th Meeting British Assoc. for the Advancement Sci.*, pp. 136-142, 1899.
24. Horner, W. L., and W. A. Bruce, Electrical-model studies of secondary recovery, in *Secondary recovery of oil in the United States*, 2nd ed., Amer. Petroleum Inst., New York, pp. 195-203, 1950.
25. Hubbert, M. K., Theory of scale models as applied to the study of geologic structures, *Bull. Geol. Soc. Amer.*, vol. 48, pp. 1456-1520, 1937.
26. Hubbert, M. K., Entrapment of petroleum under hydrodynamic conditions, *Bull. Amer. Assoc. Pet. Geol.*, vol. 37, pp. 1954-2026, 1953.
27. Hurst, W., Electrical models as an aid in visualizing flow in condensate reservoirs, *The Pet. Engr.*, vol. 12, no. 10, pp. 123-124, 127, 129, 1941.
28. Kashef, A. I., Y. S. Touloukian, and R. E. Fadum, Numerical solutions of steady-state and transient flow problems—artesian and water-table wells, *Purdue Univ. Eng. Exp. Sta. Bull.* 117, Lafayette, Ind., 116 pp., 1952.
29. Kellogg, F. H., Investigation of drainage rates affecting the stability of earth dams, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 113, pp. 1261-1309, 1948.
30. Kirkham, D., Artificial drainage of land: streamline experiments, the artesian basin—I, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 20, pp. 677-680, 1939.
31. Kirkham, D., Pressure and streamline distribution in waterlogged land overlying an impervious layer, *Proc. Soil Sci. Soc. Amer.*, vol. 5, pp. 65-68, 1940.
32. Krul, W. F. J. M., and F. A. Liefrinck, *Recent ground-water investigations in the Netherlands*, Elsevier Publishing Co., New York, 78 pp., 1946.
33. Lee, B. D., Potentiometric-model studies of fluid flow in petroleum reservoirs, *Trans. Amer. Inst. Min. and Metal. Engrs.*, vol. 174, pp. 41-66, 1948.
34. Luthin, J. N., and R. A. Gaskell, Numerical solution for tile drainage of layered soils, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 31, pp. 595-602, 1950.
35. Luthin, J. N., and V. H. Scott, Numerical analysis of flow through aquifers toward wells, *Agric. Eng.*, vol. 33, pp. 279-282, 1952.
36. Mavis, F. T., and T. P. Tsui, Percolation and capillary movement of water through sand prisms, *Bull.* 18, Univ. Iowa Studies in Eng., Iowa City, 25 pp., 1939.
37. McNown, J. S., E.-Y. Hsu, and C.-S. Yih, Applications of the relaxation technique in fluid mechanics, *Trans. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 120, pp. 650-686, 1955.
38. Mikhailov, G. K., On maximum gradients near drainage of earth dams (in Russian), *Trans. Acad. Sci., Div. Tech. Sci., USSR*, no. 2, pp. 109-112, 1956.
39. Muskat, M., *The flow of homogeneous fluids through porous media*, McGraw-Hill, New York, 763 pp., 1937.
40. Muskat, M., The theory of potentiometric models, *Trans. Amer. Inst. Min. and Metal. Engrs.*, vol. 179, pp. 216-221, 1949.
41. Nomitsu, T., Y. Toyohara, and R. Kamimoto, On the contact surface of fresh-

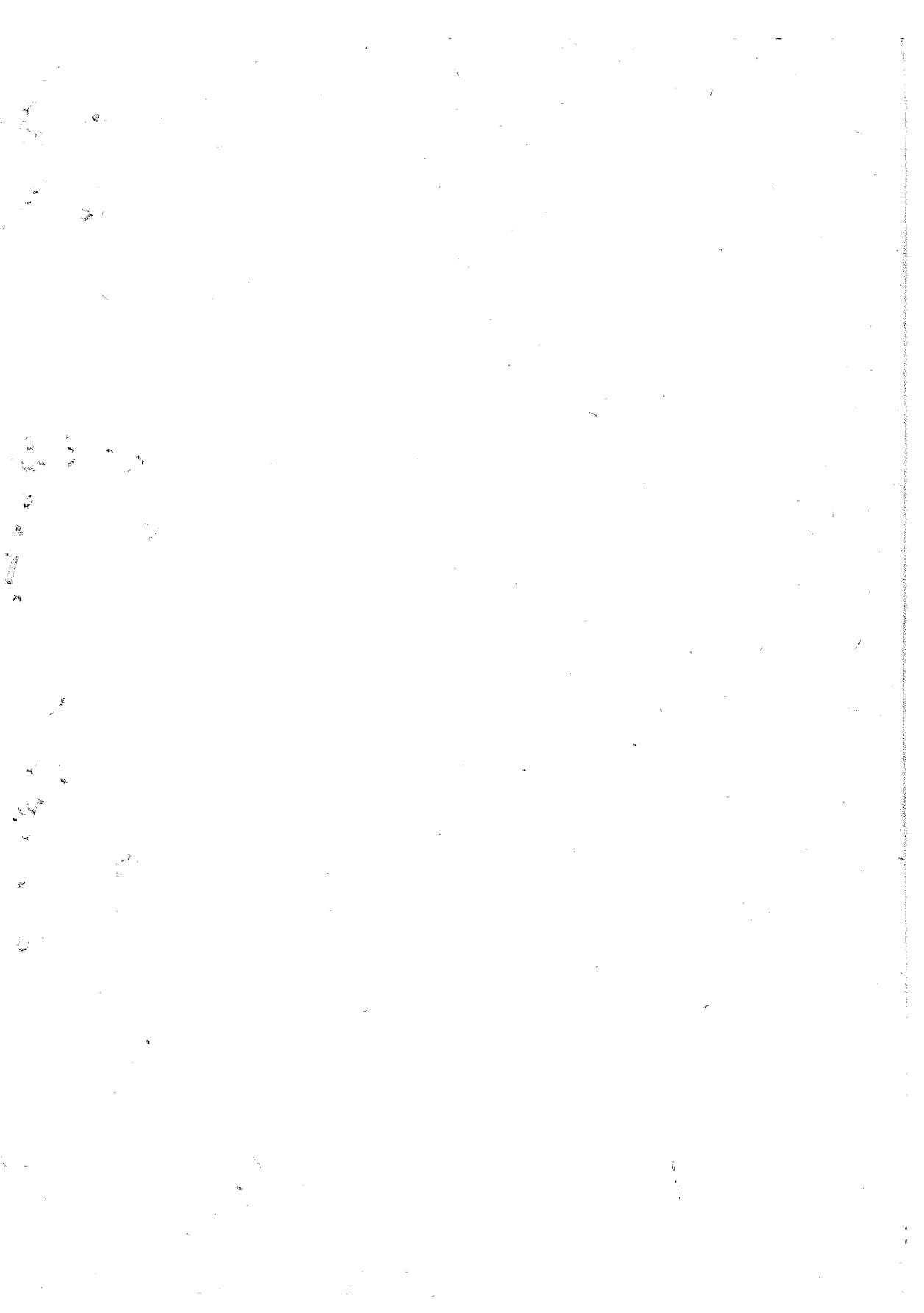


- and salt-water under the ground near a sandy sea-shore, *Mem. College Sci., Kyoto Imperial Univ.*, Ser. A, vol. 10, no. 7, pp. 279-302, 1927.
42. Opsal, F. W., Analysis of two- and three-dimensional ground-water flow by electrical analogy, *The Trend in Eng. at the Univ. Washington*, vol. 7, no. 2, Seattle, pp. 15-20, 32, 1955.
  43. Pennink, J. M. K., *Grondwater stroombanen*, Stadsdrukkery, Amsterdam, 151 pp., 1915.
  44. Polubarinova-Kochina, P. Y., and A. R. Shkrich, On the problem of displacement of the oil-contour front (in Russian), *Trans. Acad. Sci., Div. Tech. Sci., USSR*, no. 11, pp. 105-107, 1954.
  45. Potter, W. D., and M. V. Baker, Some of the factors influencing the behavior of perched water-tables at the North Appalachian Experimental Watershed near Coshocton, Ohio, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 19, pp. 393-402, 1938.
  46. Santing, G., Infiltratie en modelonderzoek, *Water*, vol. 35, no. 21, pp. 234-238; no. 22, pp. 243-246, The Hague, 1951.
  47. Santing, G., Modèle pour l'étude des problèmes de l'écoulement simultané des eaux souterraines douces et saluées, *Assemblée Générale de Bruxelles, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique*, vol. 2, pp. 184-193, 1951.
  48. Semchinova, M. M., Comparison of experimental data with theory for the case of unsteady flow located on a horizontal water table (in Russian), *Ingenenry Sbornik*, Inst. Mech., Acad. Sci., USSR, vol. 15, pp. 195-200, 1953.
  49. Shaw, F. S., and R. V. Southwell, Relaxation methods applied to engineering problems, VII, Problems relating to the percolation of fluids through porous materials, *Proc. Royal Soc.*, Ser. A, vol. 178, pp. 1-17, 1941.
  50. Southwell, R. V., *Relaxation methods in engineering science*, Oxford Univ. Press, London, 252 pp., 1940.
  51. Southwell, R. V., *Relaxation methods in theoretical physics*, Oxford Univ. Press, London, 248 pp., 1946.
  52. Stallman, R. W., Numerical analysis of regional water levels to define aquifer hydrology, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 37, pp. 451-460, 1956.
  53. Stallman, R. W., Use of numerical methods for analyzing data on ground water levels, *Symposia Darcy*, Publ. 41, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique, pp. 227-231, 1956.
  54. Stallworth, T. W., Quickly constructed model facilitates seepage studies, *Civil Eng.*, vol. 20, no. 7, pp. 45-46, 1950.
  55. Todd, D. K., Unsteady flow in porous media by means of a Hele-Shaw viscous fluid model, *Trans. Amer. Geophysical Union*, vol. 35, pp. 905-916, 1954.
  56. Todd, D. K., Flow in porous media studied in Hele-Shaw channel, *Civil Eng.*, vol. 25, no. 2, p. 85, 1955.
  57. Todd, D. K., Ground-water flow in relation to a flooding stream, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 628, 20 pp., 1955.
  58. Todd, D. K., Laboratory research with ground-water models, *Symposia Darcy*, Publ. 41, Assoc. Intl. d'Hydrologie Scientifique, pp. 199-206, 1956.
  59. Vreedenburgh, C. G. J., and O. Stevens, Electric investigation of underground water flow nets, *Proc. Intl. Conf. Soil Mech. and Foundation Eng.*, vol. 1, Harvard Univ., Cambridge, Mass., pp. 219-222, 1936.
  60. Wolf, A., Use of electrical models in study of secondary recovery projects, *The Oil and Gas Jour.*, vol. 46, no. 50, pp. 94-98, 1948.
  61. Wyckoff, R. D., and H. G. Botset, An experimental study of the motion of

- particles in systems of complex potential distribution, *Physics*, vol. 5, pp. 265-275, 1934.
62. Wyckoff, R. D., H. G. Botset, and M. Muskat, Flow of liquids through porous media under the action of gravity, *Physics*, vol. 3, pp. 90-113, 1932.
  63. Wyckoff, R. D., H. G. Botset, and M. Muskat, The mechanics of porous flow applied to water-flooding problems, *Trans. Amer. Inst. Min. and Metal. Engrs.*, vol. 103, pp. 219-249, 1933.
  64. Wyckoff, R. D., and D. W. Reed, Electrical conduction models for the solution of water seepage problems, *Physics*, vol. 6, pp. 395-401, 1935.
  65. Yang, S., *Seepage toward a well analyzed by the relaxation method*, Ph. D. thesis, Harvard Univ., Cambridge, Mass., 1949.
  66. Zee, C. H., D. F. Peterson, and R. O. Bock, Flow into a well by electric and membrane analogy, *Proc. Amer. Soc. Civil Engrs.*, vol. 81, sep. 817, 21 pp., 1955.

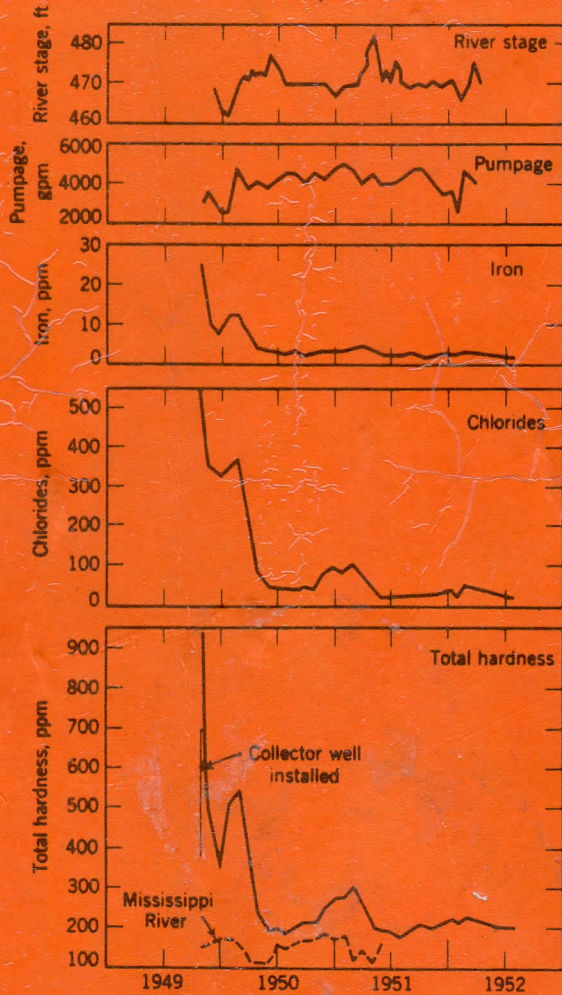


رقم الابداع في المكتبة الوطنية ببغداد (١٦٤١) لسنة ١٩٨٢



# Ground Water Hydrology

David K. Todd



Translated by

Dr. Riadh H. Al-Dabbagh

Dr. Hameed R. Rafek