

خصائص وأهمية الماء وبعض خصائص الدورة الهيدرولوجية :-

الماء يغطي حوالي 70% من سطح الارض

الماء من افضل المذيبات الطبيعية الموجودة على الارض وذلك يجعله فعال جدا في عملية التنظيف، وخاصة المهمة من التربة الى النبات. nutrients المذيب للماء تسمح له باخذ وحمل العناصر الغذائية * احد مكونات التربة الذي يؤثر على الاحياء المجهرية ونمو النبات. * ينظم درجة حرارة التربة ويساهم في الفعاليات الكيميائية والحياتية للتربة. * عامل اساسي لعمليات تكوين التربة soil forming processes والتجوية.

- الماء من المواد القليلة التي توجد في 3 حالات ضمن مديات مناخ الارض .
- الماء كيميائيا يتكون من عنصرين هما N و O ويكونان في حالة غازية لوحدهما .

كوزن نسبة الهيدروجين الى H_2O الماء يتكون من ذرتي من الهيدروجين وذرة وحدة من الاوكسجين الاوكسجين تكون 1 الى 8 .

له قابلية على ذوبان الغازات فيه مثل الاوكسجين والذي يسمح باستدامة الحياة في الاجسام المائية مثل الانهار والبحيرات والمحيطات

الماء في الحالة الصلبة اقل كثافة من الحالة السائلة وهذا الشيء نادر في المركبات الاخرى ، مما يعني ان الثلج يطفو على سطح الماء والتجمد يحصل من الاعلى الى الاسفل والذي يكون مهم جدا لاستدامة الحياة المائية في المناطق الباردة.

اعلى كثافة للماء تكون عندما تكون درجة الحرارة عند درجة 4 مئوية .

- درجة غليان الماء تتغير مع تغير الضغط الجوي والارتفاع ، على ارتفاع (حوالي 1524 م) درجة غليان الماء 95 م⁰ ، ولكن عند ارتفاع (3050 م) درجة غليان الماء تصبح 90 م⁰ وعند مستوى سطح البحر درجة الغليان تكون 100 م⁰ وعند حدود البحر الميت عند ارتفاع 394 م تحت سطح البحر يتطلب ان تكون درجة الحرارة 101.1 م⁰ لغلي الماء .

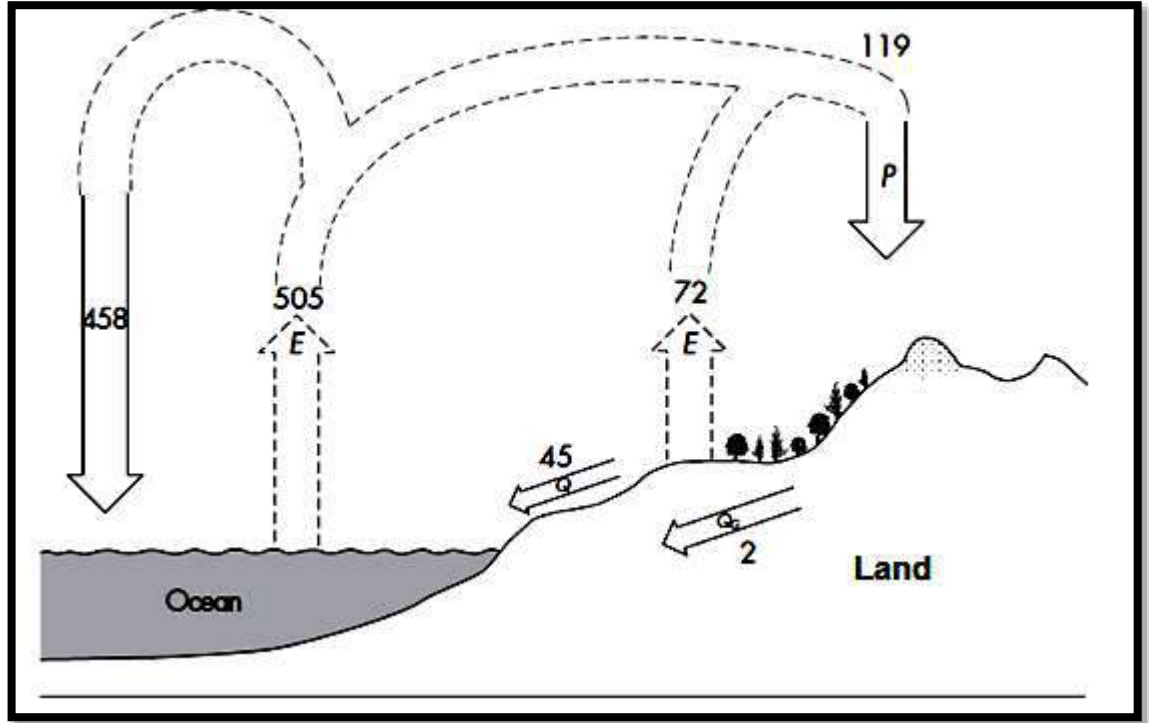
التبخر من المحيطات يكون اكبر من مقدار ما تستلمه المحيطات من امطار والعكس صحيح في القارات .

الفرق بين السواقي والتبخر في الجزء اليابس من الارض يمثل السيج والذي يمثل حركة الماء على او تحت الارض باتجاه المحيطات

الغالبية العظمى من التبخر والسواقي تحدث فوق المحيطات .

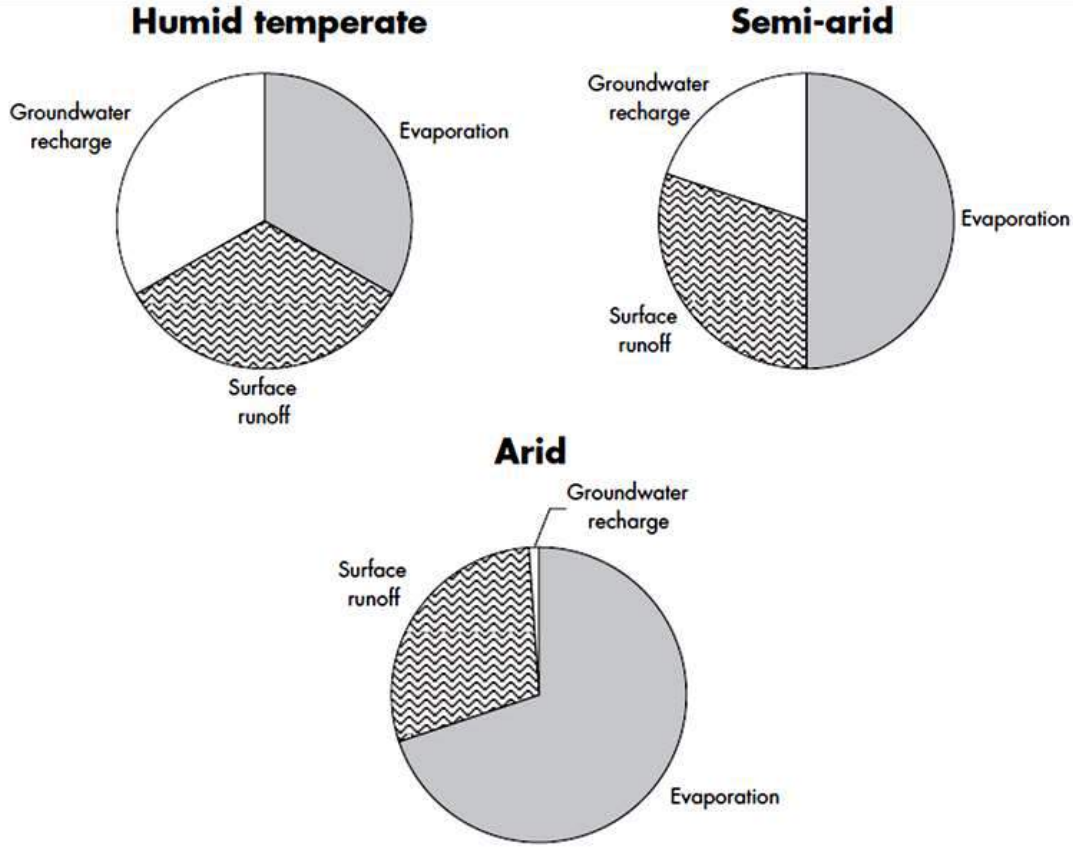
مثال على الدورة الهيدرولوجية

الشكل ادناه يوضح الدورة الهيدرولوجية، الارقام تمثل تقديرات لكميات (حجم) المياه بـ (الف كم³) خلال سنة واحدة ومن معلومات الرسم ادناه . احسب النسبة المئوية للتبخر والسواقط والجريان السطحي وتحت السطحي؟

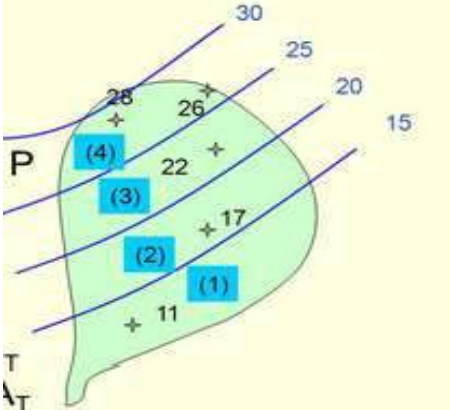
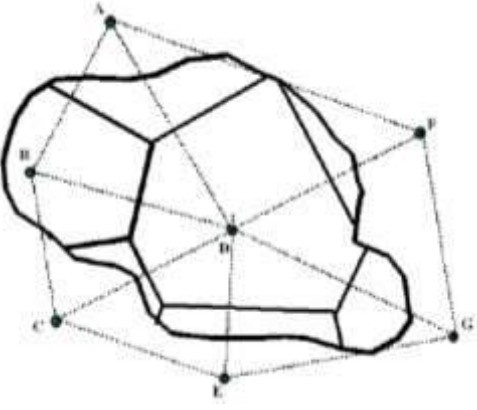


توزيع عناصر الدورة الهيدرولوجية في ثلاثة مناخات مختلفة:

الشكل ادناه يوضح اجزاء السواقط المطرية الكلية التي تعود الى التبخر والجريان السطحي وتغذية المياه الجوفية في مناطق مختلفة المناخ . في المناطق المعتدلة حوالي 1/3 من السواقط يكون على شكل تبخر وتثلث من السواقط لتغذية المياه الجوفية وتثلث من السواقط بشكل جريان سطحي . في المناطق الجافة يكون التبخر ماخذ الجزء الاكبر من السواقط ويمتد على حساب تغذية المياه الجوفية .



حساب معدل السقيط فوق مساحة معينة

طريقة الخطوط الكنتورية Isohyetal method	طريقة ثيسن Thiessen method او طريقة المضلعات polygons	طريقة المعدل الحسابي
$P_m = \frac{\left(\frac{p_1+p_2}{2}\right)A_1 + \left(\frac{p_2+p_3}{2}\right)A_2 + \left(\frac{p_3+p_4}{2}\right)A_3}{A}$ <p> معدل الساقط المطري = p_m عمق الساقط المطري في المحطة p_1 المساحة الكلية = A </p>	$P_m = \frac{p_1A_1 + p_2A_2 + p_3A_3 + \dots + p_nA_n}{A}$ <p> معدل الساقط المطري = p_m عمق الساقط المطري في المحطة p_1 مساحة المضلع A_1 المساحة الكلية = A </p>	$P_m = \frac{p_1 + p_2 + p_3 + \dots + p_n}{N}$ <p> معدل الساقط المطري = p_m عمق الساقط المطري في المحطة p_1 عدد المحطات = N </p>
<p>1- تكون طبوغرافية الارض شديدة التعقيد</p> <p>2- مساحة الحوض اكبر من 5000 كم²</p> <p>3- يكون توزيع المحطات بشكل غير منتظم ومتجانس</p> <p>4- في المناطق التلال او المناطق غير المستوية تكون هذه الطريقة مناسبة .</p> <p>5- هذه الطريقة تعطي مؤشر دقيق على توزيع الساقط المطري خاصة بوجود شبكة كثيفة كافية من محطات القياس</p> <p>6- افضل طريقة بالمقارنة بالطرق الاخرى حيث تاخذ بنظر الاعتبار تأثيرات الارتفاعات الطبوغرافية .</p>	<p>1- تكون طبوغرافية الارض معقدة</p> <p>2- مساحة الحوض تتراوح بين 500-5000 كم²</p> <p>3- يكون توزيع المحطات بشكل غير متجانس</p> <p>4- اكثر دقة من طريقة المعدل الحسابي</p> <p>5- لاتاخذ بنظر الاعتبار تأثير الطبوغرافي orographic effect</p> <p>6- العامل المحدد الاكبر لهذه الطريقة هو رسم مضلعات جديدة في كل وقت لحوض التصريف اذ حصل تغير في شبكات محطات قياس الامطار</p> <p>7- اذ كانت مساحة الحوض كبيرة وعدد كبير جدا لمحطات القياس يفضل استخدام computer</p>	<p>1- تكون طبوغرافية الارض مستوية تقريبا</p> <p>2- لاتزيد مساحة الحوض عن 500 كم²</p> <p>3- الفرق بين قراءات المحطات اقل من 10% %</p> <p>4- يكون توزيع المحطات بشكل منتظم ومتجانس وبابعد متساوية تقريبا</p> <p>5- واحدة من اسهل الطرق واسرعها في الحساب</p> <p>6- اذ كان التغيرات في قراءات الامطار ليست بعيدة عن المعدل mean تكون هذه الطريقة دقيقة .</p>
		
<p>في هذه الطريقة تسقط مواقع المحطات على الخارطة الطبوغرافية ، مع عمق الامطار الساقطة مع تحديد ارتفاع المحطات عن مستوى سطح البحر ونقوم بتوصيل المحطات المتساوية في كمية الامطار بخطوط تسمى خطوط تساوي المطر Isohyetal التي تحمل نفس عمق</p>	<p>نقوم بربط كل محطة مع المحطات المجاورة بحيث نحصل على مجموعة مثلثات والتي تحتوي على زوايا منفرجة ونحاول الابتعاد عن المثلثات ذات الزوايا الحادة ومن ثم ن نصف هذه المثلثات ونقوم برسم اعمدة عليها وتربط بين نقاط التقاطع لكي تكون مساحة مغلقة polygon لكل محطة وتقيس المساحة اما باستخدام planimeter او الاوراق البيانية</p>	

م/2 هيدروولوجي عملي

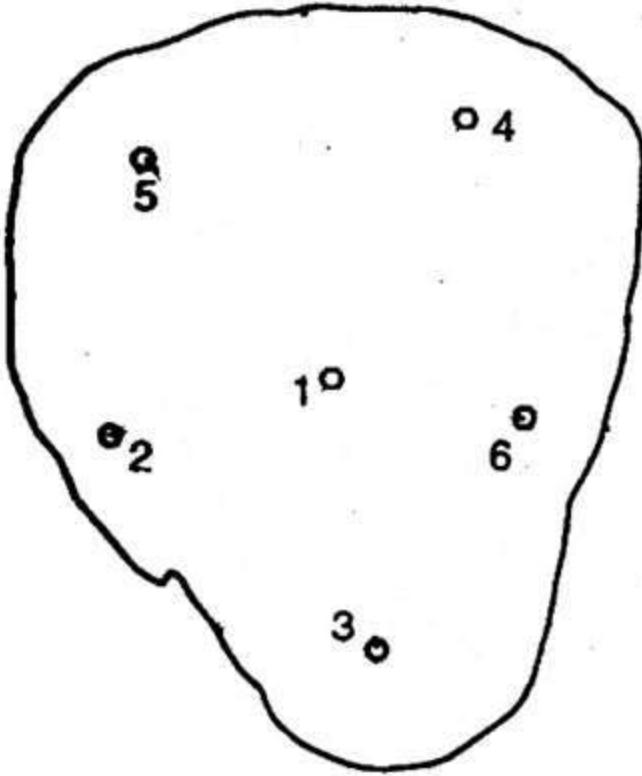
الساقط المطري .

--	--	--

حساب معدل الامطار الساقطة فوق حوض معين

يمثل الشكل ادناه حوض لنهر ما تتوزع فيه وحولة شبكة من محطات قياس الامطار وعددها ستة محطات .

رقم المحطة	1	2	3	4	5	6
عمق الامطار (ملم)	660	640	500	820	800	600



مقياس الرسم 1:100000

المطلوب:- حساب معدل وكمية الساقط المطري على هذا الحوض باستخدام

1- طريقة المضلعات (Thiessen polygon)

2- الطريقة الكنتورية (منحنيات تساوي ارتفاع الامطار)

قارن بين الطريقتين وايهما افضل ؟

احتمالية سقوط المطر وفترة العودة

س/ الجدول ادناه يوضح معدل الساقط المطري خلال سبع سنوات لاحدى المحطات ،احسب احتمالية وكمية الساقط المطري الذي له فترة عودة (3 و 4 و 1.5) سنوات ؟

Year	2006	2007	2008	2009	2010	2011	2012
Average rainfall in (mm)	400	520	590	340	470	300	430

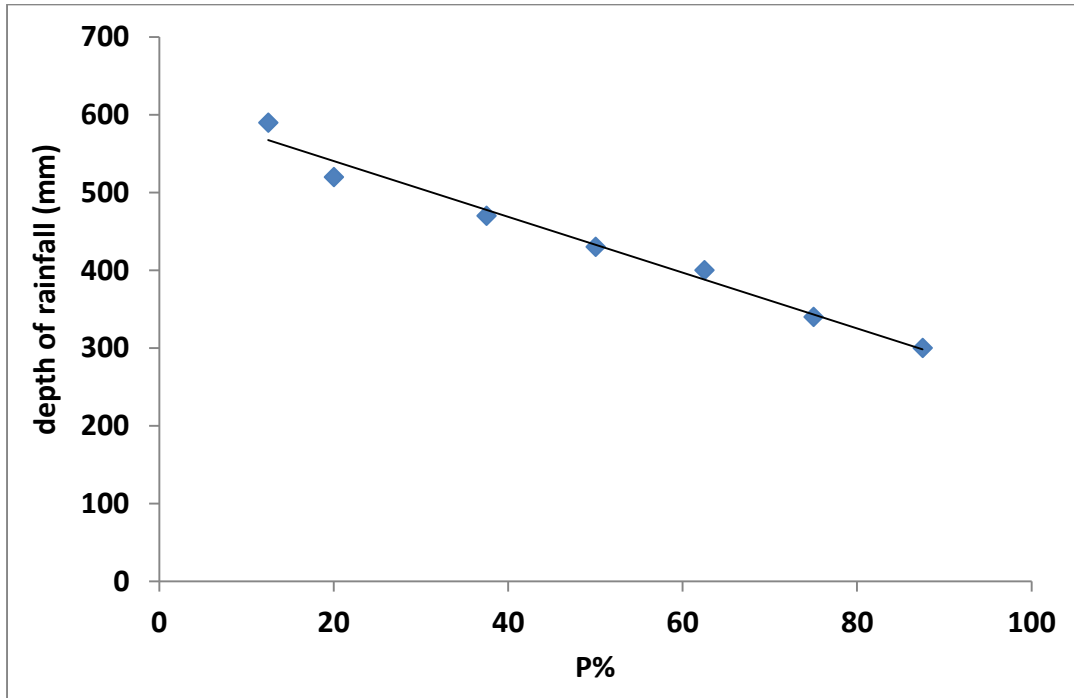
$$T = \frac{1}{P} \text{ or } P = \frac{1}{T} \quad T = \text{ زمن العودة} ; \quad P = \text{ احتمالية الساقط المطري}$$

$$P = \frac{M}{N+1} \times 100$$

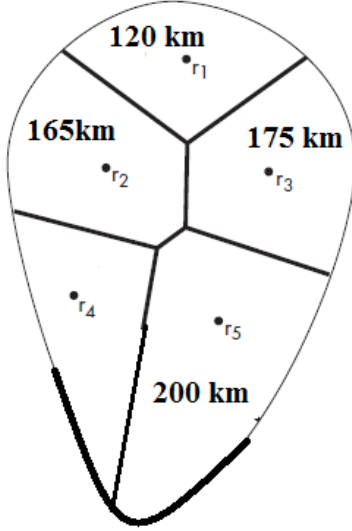
P= احتمالية الساقط المطري

M= تسلسل كمية الامطار بعد ترتيبها تنازليا (من الاكبر الى الاصغر)

N= عدد قراءات الساقط المطري



الحوض ادناه مساحته الكلية 758 كم² احسب 1-مقدار الساقط المطري في المحطة المفقودة R3 لسنة 2010
 2- اوجد معدل الساقط المطري فوق كل الحوض خلال فترة 25 عاما ، ماسم الطريقة المستخدمة ؟ 3- احسب حجم
 الساقط المطري بـ م³ على الحوض ؟



Station	الساقط المطري لسنة 2010 (سم)	معدل الساقط المطري خلال 25 عام (سم)
R1	32	60
R2	30	56
R3	----	44
R4	18	29
R5	25	38

كان معدل سقوط المطر السنوي الاعتيادي في المحطات A و B و C و D في حوض ما هو 80.97 ، 67.59 ، 76.28 ،
 92.01 على التوالي وفي عام 1975 لم تعمل المحطة D في حين سجل السقوط السنوي في المحطات A و B و C
 المقادير 91.11 ، 72.23 ، 79.89 سم على التوالي ، احسب مقدار السقوط في المحطة D في تلك السنة ؟

الحل /

بما أن قيم سقوط المطر الاعتيادي تختلف بمقدار أكبر من 10 % ، عليه تعتمد طريقة النسبة الاعتيادية

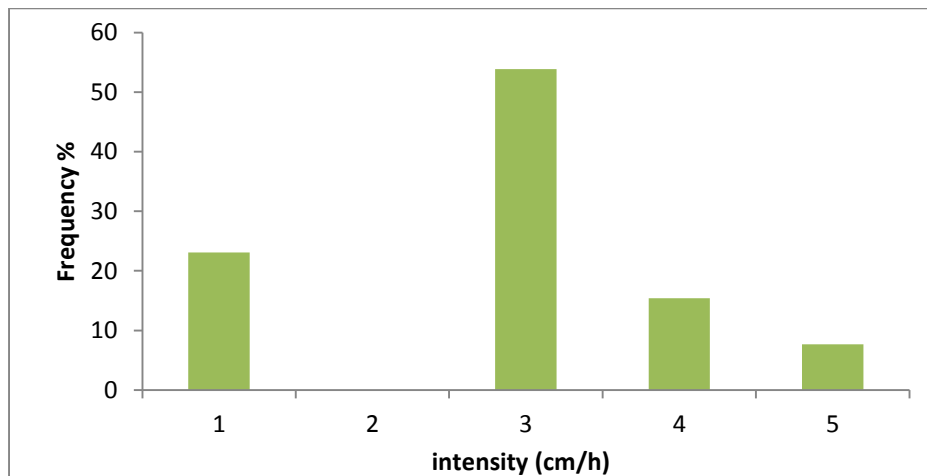
$$P_D = 92.01/3 (91.11/80.97 + 72.23/67.59 + 79.89/76.28) = 99.41 \text{ cm.}$$

حساب النسبة المئوية لتردد شدة العاصفة المطرية وفترة استدامتها

rainfall intensity and duration

س/ تم جمع المعلومات المطرية التالية لمنطقة ما ، احسب الشدة المطرية بـ (سم/ساعة) ، احسب النسبة المئوية للتردد (التكرار) لاعلى شدة مطرية لتلك المعلومات باستخدام interval لشدة المطرية مقدراه 5 سم/ساعة لكل مرحلة مع الرسم ؟

No.	Rainfall depth (cm)	duration (Min)	duration (hr)	Intensity (cm/hr)
1	4	15		
2	7	24		
3	15	42		
4	7	96		
5	5.5	114		
6	6	93		
7	13	72		
8	21	87		
9	16	75		
10	22	126		
11	9	48		
12	8	36		
13	24	102		

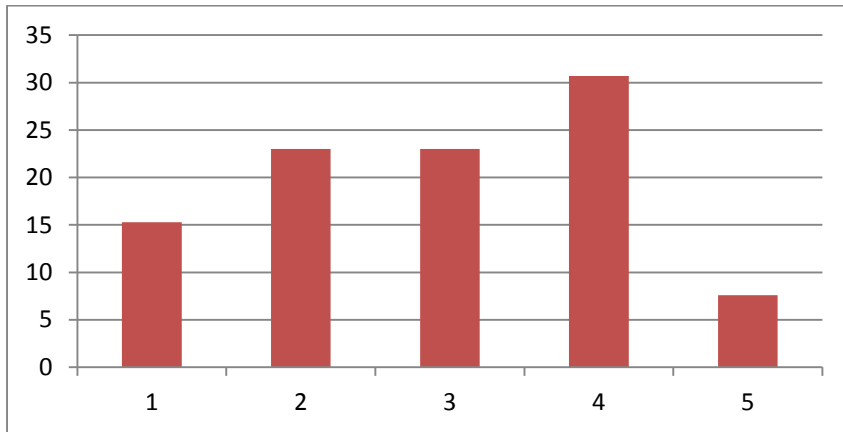


Intensity cm/h	Repeat	Frequency percentage
0-5	3	23%
5-10	0	0
10-15	7	53.8%
15-20	2	15.3%

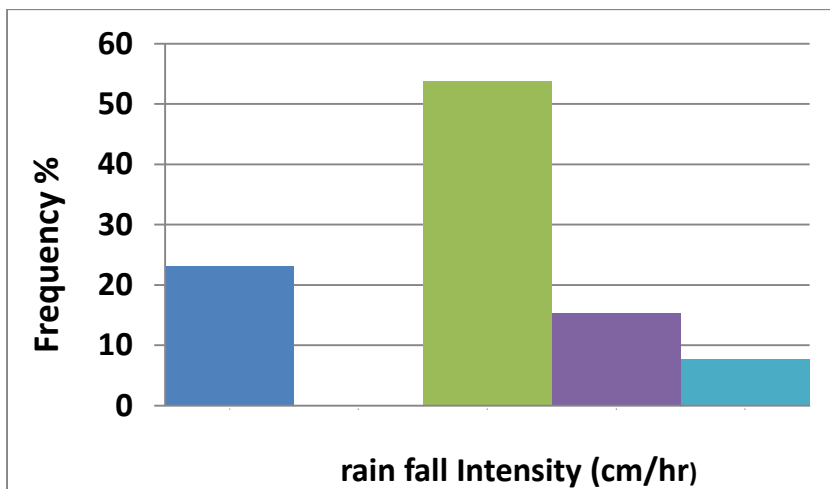
20-25	1	7%
-------	---	----

Duration

Duration hr	repeat	F%
0-0.5	2	15.3
0.5-1	3	23
1-1.5	3	23
1.5-2	4	30.76
2-2.5	1	7.6



Intensity(cm/hr)	repeat	F %
0 to 5	3	23.07
5 to 10	0	0
10 to 15	7	53.84
15 to 20	2	15.38
20 to 25	1	7.69



Double mass curve method

س : معدل الساقط المطري لستة محطات مطرية للفترة من 1991 الى 1998 ، البيانات في المحطة D يوجد شك وعدم دقة في القراءات ، بسب نمو غابة حول المحطة ، تحقق فيما اذ كانت البيانات في المحطة D صحيحة ومتطابقة ام ، في حالة البيانات غير متطابقة صحح القراءات المطرية ، وفي اي سنة حصلت التغيرات في القراءات ، وحسب طريقة *Double mass curve method*

Station	A	B	C	D	E	F
Year	Rainfall (mm)					
1991	608	704	378	768	576	544
1992	663	768	402	837	628	593
1993	611	707	388	722	519	548
1994	704	815	433	889	668	629
1995	606	702	374	766	575	543
1996	722	836	446	430	685	646
1997	647	748	402	330	612	578
1998	797	924	717	400	756	713

احتمالية سقوط المطر

1- احتمالية حصول عاصفة مطرية ذات احتمالية تتجاوز p خلال N من السنوات وبتكرار x من المرات يحسب من العادلة التالية .

$$\text{Prob}(x) = \frac{N!}{x!(N-x)!} (p)^x (1-p)^{N-x}$$

N = عدد السنوات ،

x = التكرار

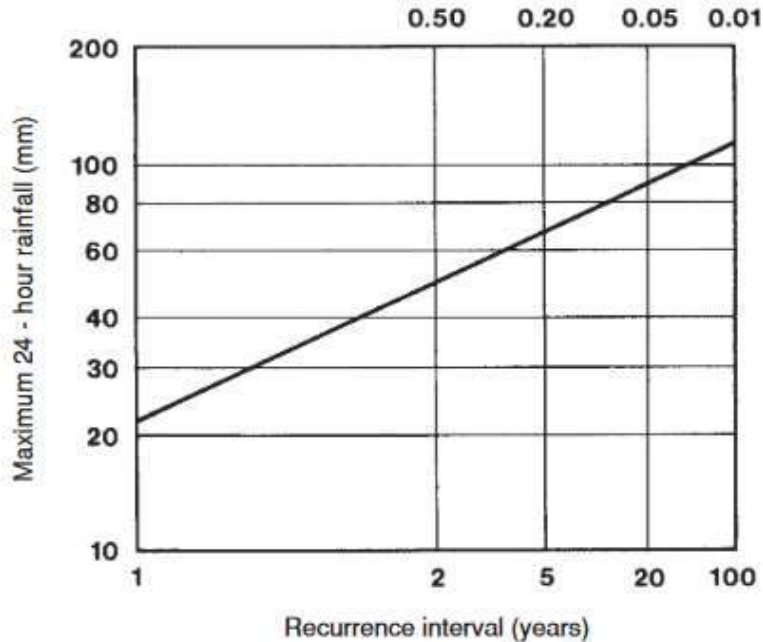
! المضروب *factorial* مثلا مضروب ($6 = 1 \times 2 \times 3 = 3!$)

p = الاحتمالية

س : استخدم الشكل ادناه لحساب

أ- احسب احتمالية حصول عاصفة مطرية ذات استدامة 24 ساعة ، تصل الى عمق 70 ملم ، تحصل 3 مرات على الاقل خلال 15 سنة ؟

ب- احسب احتمالية احسب احتمالية حصول عاصفة مطرية ذات استدامة 24 ساعة ، تصل الى عمق 100 ملم ، تحصل 4 مرات على الاقل خلال 20 سنة ؟



Direct measurement of evaporation

- Water balance:
- Evaporation pan
- Lysimeter

عدد محطات قياس التبخر Evaporation measurement stations

توصي المنظمة الدولية للارصاد الجوية WMO world meteorology organization إن يكون الحد الأدنى في توزيع محطات قياس التبخر كما يأتي :

1- المناطق الجافة : محطة واحدة لكل 3000 كم²

2- المناطق المعتدلة - الرطبة : محطة واحدة لكل 50000 كم²

3- المناطق الباردة محطة واحدة لكل 100000 كم²

طريقة المباشرة طريقة حوض التبخر Evaporation Pan

$$E_{pan} = P \pm \Delta d$$

$$E_{pan} = \text{التبخر من الوعاء (ملم/يوم)}$$

P is the depth of precipitation during the period between the two measurements,

عمق الامطار خلال فترتي القياس

Δd is the depth of water added (+) to or removed (-) from the pan.

التغير في منسوب الماء في الوعاء خلال فترتي القياس .

$$E = K_{pan} \times E_{pan}$$

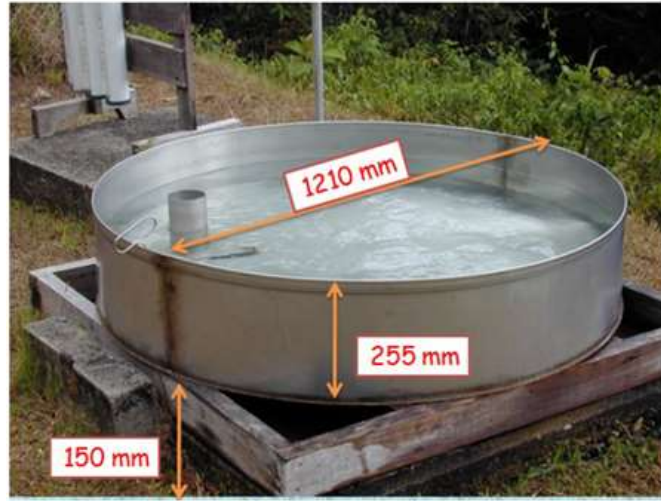
$$E = \text{التبخر الحقيقي}$$

$$K_{pan} = \text{معامل تصحيح الوعاء}$$

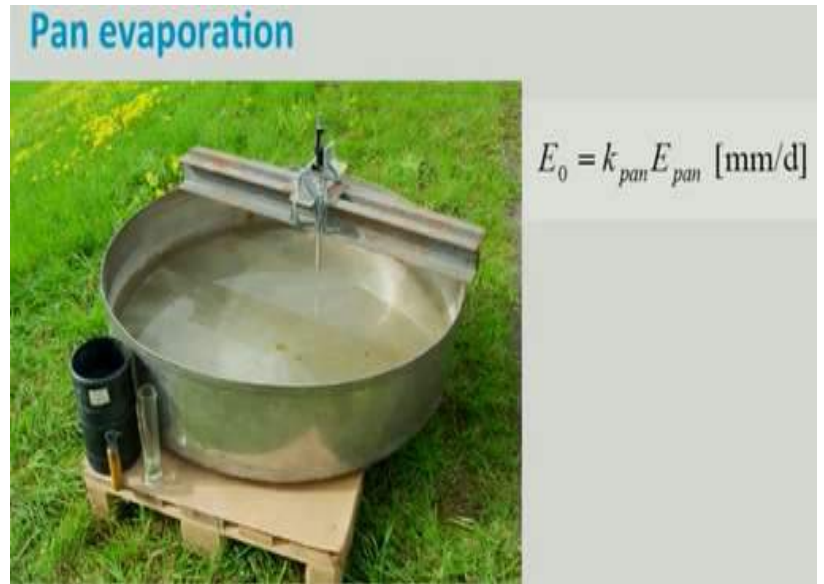
$$E_{pan} = \text{تبخر من الوعاء}$$



Figure 1.4.1. United States Class A pan



Class A Evaporation Pan



س 1/ حوض تبخر وضع قرب بحيرة ، عمق الماء في وعاء التبخر في بداية القياس كان 23.6 ملم وفي اليوم الثاني بلغ القياس 22.1 ملم ، ولم يحصل امطار خلال فترة القياس ، احسب التبخر اليومي ، اذ علمت ان معامل الوعاء = 0.9 ؟

س 2/ فلاح لديه خزان مائي مساحته السطحية 10117 م² بعد موسم الامطار تم مل الخزان الى عمق 3م ، خلال موسم الجفاف يفقد 6.35 سم /اسبوع بسبب التبخر ، وكان يستخدم يوميا للري 283 م³/يوم ، لمدة كم اسبوع يستطيع الفلاح الاستفادة من هذا الخزان لإغراض الري ؟

التبخر -نتح الكامن

potential evapotranspiration ET_p من المسطحات المائية او من التربة المشبعة بالمياه بحيث يكون الماء عامل غير محدد للتبخر (رطوبة التربة كافية لحاجة الغطاء النباتي).

التبخر-نتح الحقيقي Actual Evapotanspiration ET_a التبخر-نتح من المسطحات المائية او من التربة المشبعة بالمياه بحيث يكون الماء عامل محدد للتبخر.

ملاحظة : يكون التبخر نتح الحقيقي يكون اقل من التبخر نتح الكامن

$$ET_p > ET_a$$

س / احسب التبخر -نتح الكامن المصحح لمحطة انواء كركوك بطريقة Thornthwait ثنرويت بالاعتماد على المعدل الشهري لدرجات الحرارة الموضحة ادناه علما ان المحطة تقع على خط عرض 36 ؟

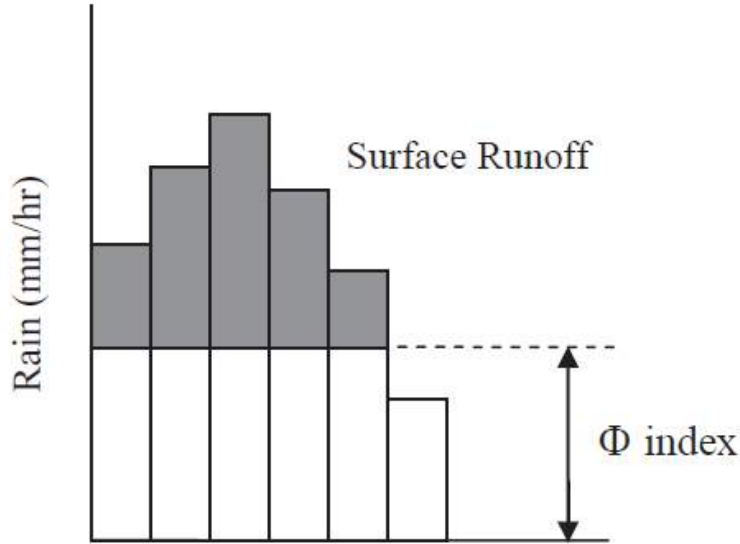
Months	10	11	12	1	2	3	4	5	6	7	8	9
T(c°)	25	16.44	11.19	9.34	10.4	13.92	19.4	27.03	32.57	35.9	35.26	31.7

الحل

months	T(c°)				
10					
11					
12					
1					
2					
3					
4					
5					
6					
7					
8					
9					

-: infiltration index دليل الغيـض

دليل الغيـض Φ : عند افتراض عدم وجود تغاير في معدل الغيـض مع الوقت (سعة غيـض ثابتة) ذلك يسمى دليل الفيض والتي تكون قيمته اعلى من دليل الغيـض تمثل حجم المطر الساقط الذي يساوي لحجم السيـح ، لاحظ الشكل ادناه .



حساب دليل الغيـض Calculate the infiltration index

يحسب من المعادلة التالية

$$(P_1 - \Phi) + (P_2 - \Phi) + (P_3 - \Phi) + \dots + (P_n - \Phi) = \text{depth of runoff}$$

P_1 = عمق الساقط المطري خلال الزمن الاول

P_2 = عمق الساقط المطري خلال الزمن الثاني

Depth of runoff = عمق السيـح (الجريان السطحي)

Φ = دليل الغيـض

س1/ حوض مساحتها 0.25 كم² تعرضت للعاصفة المطرية التالية فإذا كان حجم الجريان السطحي 8250 م³ احسب دليل الفيض باستخدام البيانات أدناه ؟ (إهمال تأثير التبخر – نتح)؟

Time (hr)	1	2	3	4	5	6
Rainfall(mm)	7	18	25	12	10	3

س واجب/ عاصفة مطرية كان توزيعا موضح ادناه نتح عنها سيح مباشر عمقة 5.8 سم ، احسب دليل الفيض ؟

Time (hr)	1	2	3	4	5	6	7	8
Rainfall(mm)	0.4	1.1	1.5	2.3	1.4	1.6	1	0.5

واجب العملي التبخر Evaporation م/5

الجدول أدناه يوضح قياسات يومية للساقط المطري ومنسوب الماء في حوض التبخر ، احسب التبخر اليومي والتبخر المصحح خلال شهر نيسان للايام من 1 نيسان ولغاية 6 نيسان ، اذ علمت ان معامل تصحيح الوعاء = 0.8

ملاحظة : المطر المسجل يمثل العمق المطري لليوم السابق لان قراءة العمق المطري تم اخذها عند الساعة الثامنة وبذلك تمثل العمق المطري لليوم السابق .

نيسان April	تم اخذ القراءات الساعة الثامن صباحا		Daily records		
	Rainfall (mm)	evaporation tank water level منسوب الماء في حوض التبخر (mm)	Rainfall (mm)	pan evaporation (mm)	evaporation correction (mm)
1	1.2	23.6	1.5	1.2
2	---	22.1	10.2	0.7	0.56
3	10.2	31.6	1.8	1.44
4	---	29.8	8.1	2.3	1.84
5	8.1	35.6	1.6	1.28
6	---	34	0.4	2	1.6
7	0.4	32.4		*	*

ملاحظة : عند إنشاء حوض التبخر يفضل عمل سياج او مشبك حوله لمنع شرب الطيور و الحيوانات لكي لا يؤثر على قياس التبخر.

Make sure that birds and animals do not use the tank as a watering hole .
Use wire netting to cover the tank and fence to keep animals away .

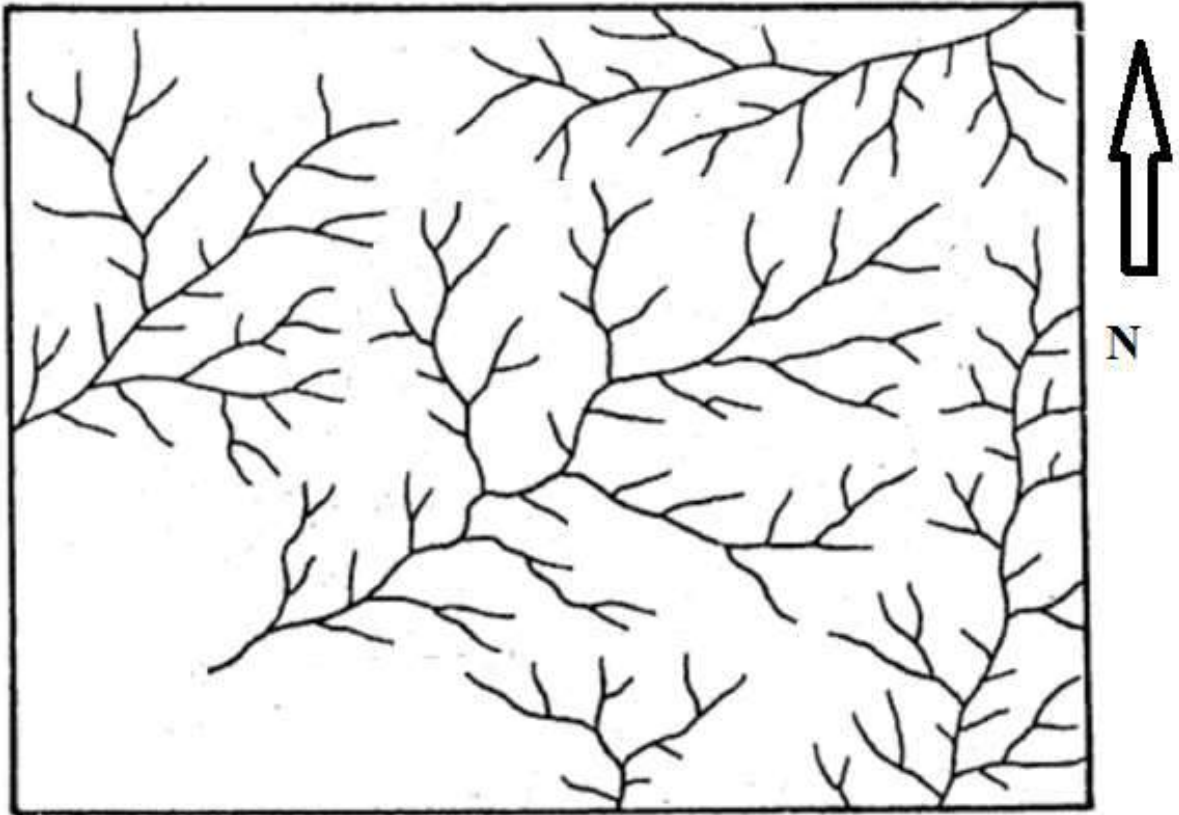


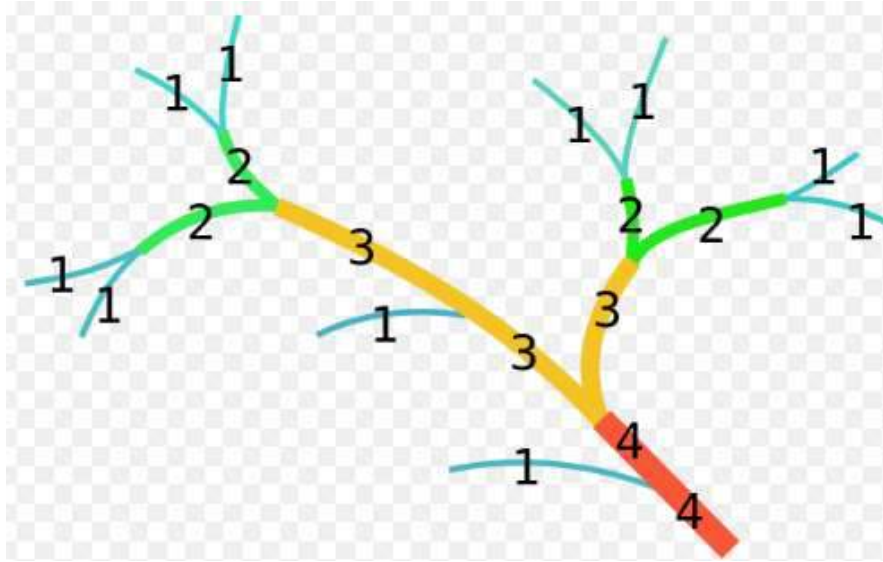
التحليل المورفومتري لاقواض التصريف

ان التحليل المورفومتري يتضمن دراسة وتحليل شبكة التصريف للجابية المطرية، والغرض من اجراء التحليل لشبكة الجريان Network of runoff فان ذلك يتطلب تحديد العديد من الخصائص الهيدرولوجية للحوض ومن اهمها

- 1- المراتب النهرية
- 2- نسبة التشعب
- 3- مساحة الحوض
- 4- كثافة التصريف
- 5- معامل شكل الحوض
- 6- نسبة تماسك المحيط

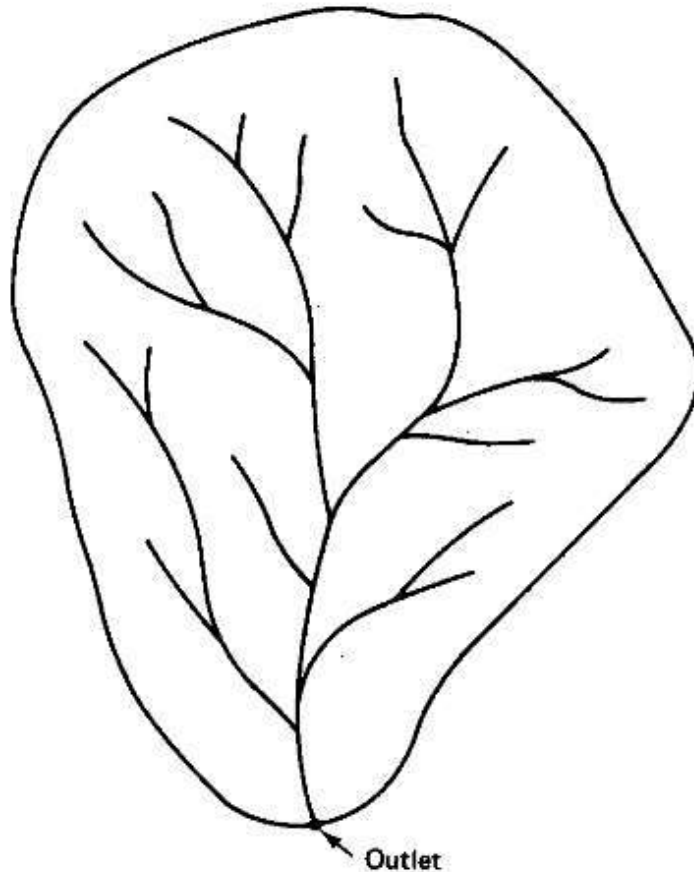
س 1 / حدد حدود تقسم المياه water divide واتجاه الجريان في الحوض للخارطة ادناه وكم عدد الاقواض المائية في الخارطة ادناه ؟





س2 / من الخارطة ادناه حدد عدد ورتب كل جدول نهري stream order للحوض النهري ادناه حسب تصنيف ستراهلير strahler؟

- 1- اوجد و ارسم العلاقة بين عدد الجدوال الى رتبها وماهي نوع العلاقة بينهما؟
- 2- جد كثافة التصريف للحوض Drainage density اذ علمت ان مساحة الحوض الكلية 182 كم². وبلغ مجموع طول الجدوال 28 و 19 و 12 و 3 كم من الرتبة الاولى الى الرابعة على التوالي؟



الجريان السطحي

ان جريان المياه في المجاري المائية يعد جريان حقيقي في الظروف الطبيعية وبدون تدخل الانسان ، وان الجدول والمجاري المائية التي لا تتاثر باعمال الانسان مثل منشأة الخزن او التحويل المقامة على المجاري المائية فان هذا النوع من الجريان يسمى الجريان البكر virgin flow وعليه دائما يتم تصحيح التصريف بالنسبة لتاثيرات الانسان اثناء عملية الخزن والتحويل للماء اثناء جريانه في الجدول او المجرى المحدد ، وعليه يمكن ايجاد الجريان البكر من تطبيق المعادلة الرياضية التالية

$$R_v = V_s + V_d - V_r$$

حيث ان

$$R_v = \text{حجم الجريان البكر}$$

$$V_s = \text{حجم الجريان المقاس}$$

$$V_d = \text{حجم الجريان الماخوذ من الجدول او المحول من الجدول}$$

$$V_r = \text{حجم الجريان العائد الى الجدول}$$

مثال : البيانات التالية توضح تصارييف لجدول مقاسة خلال سنة معينة وكما ياتي، تم نصب سد غاطس عبر الجدول لكي يحول 3 مليون م³ من الماء كل شهر لغرض استخدامها في الري و 0.5 مليون م³ لغرض استخدامها لاغراض صناعية على التوالي . اما الماء العائد الى الجدول فبلغ 0.8 و 0.3 مليون م³ بعد استخدامه للزراعة والصناعية على التوالي . فما هو حجم الجريان البكر اذ علمت ان مساحة الجابية (الحوض) تبلغ 120 كم² ومعدل الساقط المطري السنوي 185 سم ، اوجد نسبة السيج الى الامطار ؟

Months	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12
حجم الجريان المقاس (مليون/م ³)	2	1.5	0.8	0.6	2.1	8	18	22	14	9	7	3

تحليل المنحي المائي للانهار

River Hydrograph Analysis

يمكن رسم المنحي المائي (الهيدروكراف للانهار) اذ توفرت معلومات التصريف فترة زمينة طويلة ، ممكن ان يكون هيدروكراف سنوي ، او شهري ، او لعدة ساعات . عادة التصريف يقاس بوحدة م³/يوم ، او م³/ثا او قدم³/ثا وتسمى cubic feet per second (cfs) وحدة انكليزية ، ويستخدم هذا المنحي بصورة رئيسية في معرفة تأثير المياه الجوفية بما تضيفه للنهر او تاخذ منه ، وفصل الجريان القاعدي عن الجريان المباشر . واستخدام النهر في مشاريع الري . كذلك يستخدم لمقارنة التصاريح في مناطق مختلفة والبحث عن اسباب التغير في حجم التصريف النهري وادارة الموارد المائية .

س1/ تم قياس التصريف لاحد الانهار مع الزمن بالساعات حسب الجدول ادناه ، علما ان زيادة في تصريف حصل بسبب العاصفة المطرية عند الساعة 3 وانتهت العاصفة المطرية عند الساعة 11 :-

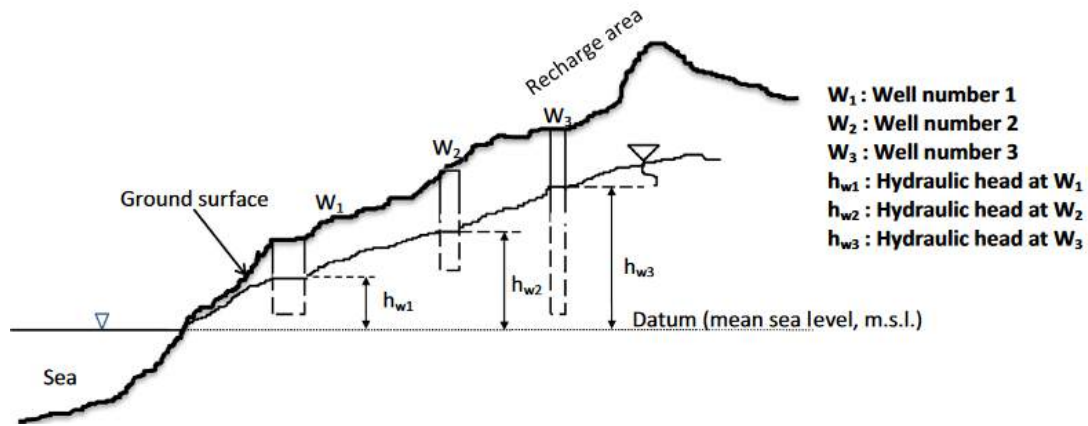
Time (hrs)	Discharge (cfs)	Time (hrs)	Discharge (cfs)
1	160	8	325
2	150	9	250
3	140	10	175
4	220	11	105
5	350	12	100
6	375	13	95
7	350		

المطلوب :

- 1- رسم المنحي المائي الهيدروكراف واشر على اجزائه ؟
- 2- احسب اعلى قيمة للتصريف Peak ؟
- 3- افصل الجريان القاعدي عن الجريان السطحي (المباشر) ؟
- 4- احسب الجريان القاعدي والجريان المباشر عند الازمنة التالية ، 3 ساعات ، 5 ساعات ، 9 ساعات و 11 ساعة .
- 4- جد النسبة المئوية % لحجم المياه الجوفية الى % حجم المياه السطحية لمعرفة مساهمة المياه الجوفية في تغذية النهر ؟

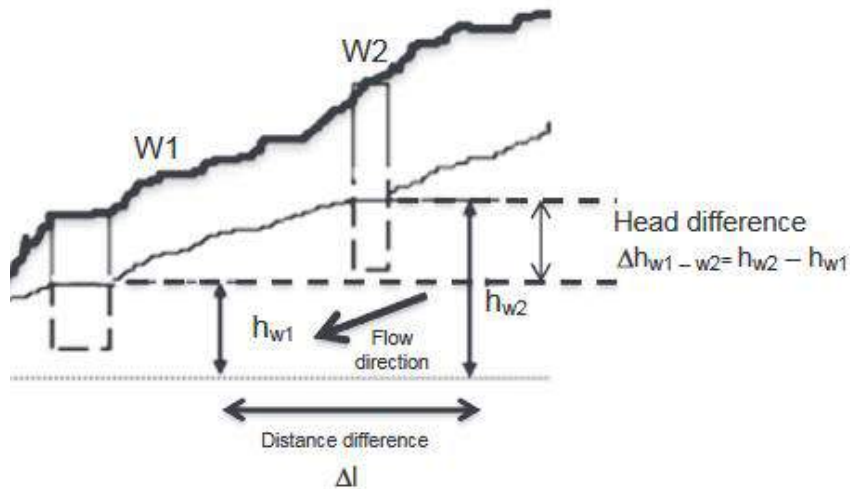
مناسيب المياه الجوفية في الآبار المائية

المياه الجوفية *Ground water* هي المياه الموجودة في فراغات ومسامات الصخور والرواسب. أن الحد الفاصل بين النطاق المشبع للتربة والنطاق غير المشبع للتربة يسمى بمنسوب الماء الجوفي أو *Water table*. الشكل أدناه يوضح ارتفاع منسوب الماء الجوفي في 3 آبار، بالنسبة لمستوى سطح البحر *m.s.l* وهي اختصار meter above sea level



مناسيب المياه في الآبار Hydraulic head عادة تقاس في الآبار أو البيزميترات (الآبار صغيرة القطر) باستخدام جهاز يسمى *Sounder* أو جهاز قياس المناسيب، وتقاس بالنسبة لمرجع ثابت أو مستوى ثابت، وهو مستوى سطح البحر، ويتم قياس ارتفاعات موقع البئر عن مستوى سطح البحر باستخدام جهاز *GPS*(Global position system).

الميل الهيدروليكي *Hydraulic gradient i*: عبارة عن الفرق في منسوب الماء بين بئرين مقسوم على المسافة الأفقية بينهما وتكون بدون وحدة. كما موضح في القانون التالي:



الميل الهيدروليكي *Hydraulic gradient*

$$i = \frac{h_{w2} - h_{w1}}{\Delta l} = \frac{\Delta h}{\Delta l} \approx \frac{dh}{dl}$$

ان القيمة العالية (المرتفعة) للميل الهيدروليكي (*i*) يدل على سرعة عالية في حركة المياه الجوفية *ground water velocity* والعكس صحيح .

ولحساب سرعة المياه الجوفية نطبق المعادلة التالية :-

$$V = \frac{K i}{ne}$$

v = سرعة حركة المياه الجوفية (م/يوم) ground water velocity

k = الايصالية المائية (م/يوم) Hydraulic conductivity

i = الميل الهيدروليكي Hydraulic gradient

ne = المسامية الفعالة effective porosity

الجدول قيم الايصالية المائية K لمجموعة من الرواسب والصخور ، تكون القيم منخفضة في الطين في حين تكون القيم عالية في الحصى والرمل الخشن والصخور الحاوية على شقوق وتكسرات بسبب الازابة.

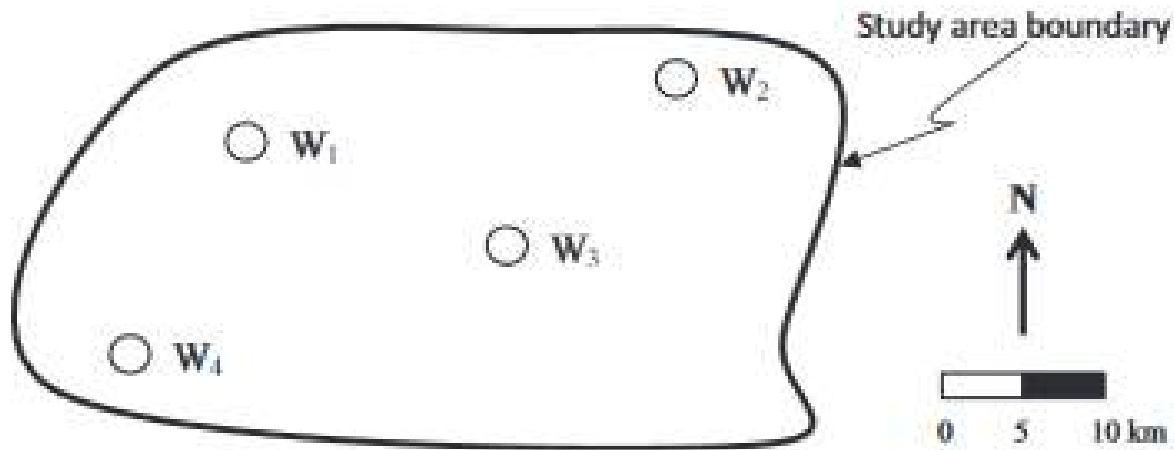
Medium	K (m/day)
UNCONSOLIDATED DEPOSITS	
Clay	1-5
Fine sand	5-20
Medium sand	20-10 ²
Coarse sand	10 ² -10 ³
Gravel	5-10 ²
Gravel and gravel mixes	10 ³ -10 ⁻¹
HARD ROCKS	
Chalk (very variable according to fissures if not soft)	30.0
Sandstone	3.1
Granite, weathered	1.4
Limestone	0.94
Dolomite	0.001

في الشكل ادناه مجموعة هي w_1, w_2, w_3, w_4 محفورة في خزان جوفي Aquifer من الحجر الرملي sandstone aquifer ، ارتفاعات الابار عن مستوى سطح البحر (m.s.l) كانت 235.5 و 225 و 243.3 و 218.7 م على التوالي . وارتفاع منسوب الماء الجوفي *head* عن سطح البئر كانت 15.2 و 5.4 و 8.3 و 3.2 م على التوالي ، اذ افترضنا ان الايصالية المائية كانت متجانسة في منطقة الدراسة وبلغت $K = 5.1$ م/يوم ، والمسامية الفعالة $n_e = 19\%$.

1- احسب ارتفاع منسوب الماء في كل بئر *hydraulic head elevation* ؟

2- احسب الميل الهيدروليكي *Hydraulic gradients* بين الابار ؟

3- سرعة حركة المياه الجوفية بين البئر رقم w_1 و w_2 ؟



شكل يوضح مواقع الابار

الحل: لحساب ارتفاع المياه في الابار عن مستوى سطح البحر ، يتم طرح ارتفاع البئر من سطح الارض عن العمق لمنسوب الماء الجوفي في البئر، لحساب *Hydraulic head* لكل بئر .

well No.	ارتفاع البئر على سطح الارض عن مستوى سطح البحر (م)	العمق للماء الجوفي في البئر (م)	Head (m)
1	235.5	15.2	220.3
2	225	5.4	219.6
3	243.3	8.3	235
4	218.7	3.2	215.5

لحساب الميل الهيدروليكي بين الابار *Hydraulic gradients* بين الابار من الضروري معرف المسافة بين الابار وذلك حسب مقياس الرسم في الخريطة ، المسافة بين الابار تم حسابها حسب المصفوفة التالية :
المسافة ب كم

	W ₂	W ₃	W ₄
W ₁	25	18.2	14.3
W ₂		14.7	33.4
W ₃			11.2

بعد معرفة المسافة يتم حساب الميل الهيدروليكي i بالاعتماد على القانون السابق ولكل بئر

$$i_{W_1-W_2} = \frac{h_{W_1} - h_{W_2}}{d_{W_1-W_2}} = \frac{220.3 - 219.6}{25.0 \times 1000}$$

$$= +0.028 \times 10^{-3}$$

$$i_{W_1-W_3} = \frac{h_{W_1} - h_{W_3}}{d_{W_1-W_3}} = \frac{220.3 - 235.0}{18.2 \times 1000}$$

$$= -0.81 \times 10^{-3}$$

$$i_{W_1-W_4} = \frac{h_{W_1} - h_{W_4}}{d_{W_1-W_4}} = \frac{220.3 - 215.5}{14.3 \times 1000}$$

$$= +0.34 \times 10^{-3}$$

$$i_{W_2-W_3} = \frac{h_{W_2} - h_{W_3}}{d_{W_2-W_3}} = \frac{219.6 - 235.0}{14.7 \times 1000}$$

$$= -1.05 \times 10^{-3}$$

$$i_{W_2-W_4} = \frac{h_{W_2} - h_{W_4}}{d_{W_2-W_4}} = \frac{219.6 - 215.5}{33.4 \times 1000}$$

$$= +0.123 \times 10^{-3}$$

$$i_{W_3-W_4} = \frac{h_{W_3} - h_{W_4}}{d_{W_3-W_4}} = \frac{235.0 - 215.5}{11.2 \times 1000}$$

$$= +1.74 \times 10^{-3}$$

بعض قيم الميل الهيدروليكي تكون سالبة الإشارة *Negative sign* وليست قيم موجبة، على سبيل المثال الميل الهيدروليكي بين الابار W₁ و W₃ تكون سالبة تشير الى ان المياه تتحرك من البئر رقم 3 الى البئر رقم 1 بدلا من حركة الماء البئر 1 الى البئر رقم 3 . ونفس التفسير لباقي الابار . لان المياه تتحرك من *Head* العالي باتجاه *Head* المنخفض.

$$V = \frac{K i}{ne} = (5.1 \times 0.028 \times 0.001) / 0.19 =$$

$$V = 0.00075 \text{ m/day}$$

الجريان السطحي *RUNOFF*

مياه الامطار الواصلة الى الارض ، جزء منها سوف يحصل لها جريان سطحي *runoff* في القنوات والجدول والوديان في مناطق الجافة والانهار، والتي تعتبر من العناصر الأساسية في الدورة الهيدرولوجية، والتي تستخدم للبشر ليس فقط في توفير المياه وانما ايضا في النقل (الملاحه المائية) خلال الانهار ، وتوليد الطاقة الكهربائية من السدود ، وتغلب دور مهم في الفيضانات *Flood* والجفاف *drought* وعمليات الترسيب *sedimentation* وتغذية المياه الجوفية *ground water recharge* لانهار في مناطق الجافة . التي تعتمد بشكل مباشر عن المطر الفعال *effective rainfall* يوجد عوامل اخرى مؤثرة على الجريان السطحي مثل العامل الجيولوجي الذي يمثل نوعية الصخور *lithology* ، نسجة التربة *soil texture* ، الغطاء النباتي *vegetation* ، المظاهر السطحية مثل الميل *slope* والاتجاه *aspect* وأنماط قنوات التصريف *drainage pattern* و المنخفضات *depression*. وأيضا نشاطات الإنسان *human activities* مثل استخدامات الاراضي *Land use*.

حاليا يتم استخدام البرامجيات والموديلات مثل نظام المعلومات الجغرافية (*geographical information system (GIS)* الذي يتطلب بيانات عن الجريان السطحي و الغيض ومتغيرات اخرى ، لرسم وتحديد هذه المتغيرات لمواقع واماكن مختلفة ضمن خرائط معينة .

الجريان السطحي هو جزء من الساقط المطري ، ابسط معادلة لربط الامطار بالجريان السطحي تكون عبر العلاقة التالية

$$C = \frac{\text{Runoff}}{\text{rainfall}}$$

C = معامل الجريان *Runoff coefficient* (بدون وحدات) وتتراوح قيمته بين 0 الى 1 ، القيمة العالية لـ C تعني كمية جريان سطحي اكبر والعكس بالعكس .

ان معامل الجريان يعكس ايضا مقدار الفقدان الكلي *Total loss factor* ويرمز له بالرمز L

$$L = \frac{\text{Rainfall} - \text{runoff}}{\text{rainfall}}$$

$$L = 1 - C$$

L = الفقدان الكلي ويشمل (الغيض ، التبخر- النتح ، المنخفضات) ، وايضا قيمته تتراوح بين 0 الى 1 .

$$\text{Runoff} = C \times \text{Rainfall intensity} \times A$$

Runoff discharge ويرمز له بالرمز Q وتمثل اعلى تصريف peak flow (m^3/sec)

Rainfall intensity الشدة المطرية ويرمز لها I (m/sec)

A = المساحة بـ m^2

$$Q = C \times I \times A$$

وتسمى هذه الطريقة العقلانية *Rational method* وتستخدم لتقدير او التنبؤ (حجم اعلى تصريف للجريان لحوض معين) بشكل رياضي افتراضي وليس كقياس عملي حقيقي ، والتي تفترض شدة مطرية ثابتة .

جدول يوضح قيمة *C*

تربة عالية النفاذية ، الاراضي مستوية ، وغطاء نباتي كثيف تكون قيمة *C* منخفضة (اي جزء قليل من الامطار يحصل له سيح) .

table(1) runoff coefficient (C)for Rational equation

Description of Area	C
Park حدائق عامة	0.1-0.25
playgrounds مناطق العاب الاطفال	0.2-0.35
pavement (Asphalt and concrete) تبليط	0.7-0.95
Apartment (شقق) مناطق سكنية	0.5-0.7
lawn ,sand soil flat up to 2% grade	0.05-0.1
average 2% to 7% grade	0.1-0.15
steep ,over 7%	0.15- 0.2
lawn ,heavy soil flat up to 2% grade	0.13-0.17
average 2% to 7% grade	0.18-0.22
steep ,over 7%	0.25-0.35

ان تسقط العلاقة بين عمق السيح او الجريان كمتغير معتمد على المحور *y* مع عمق الساقط المطري كمتغير مستقل على المحور *x* (اين ان الجريان يعتمد على السيح السطحي) ميل المنحني *slope* يمثل معامل الجريان *C* ، في حين ان القاطع *a* ، قسمة *a/b* تمثل عتبة السيح .

$$y=a+- bx$$

من معادلة الخط المستقيم

من البيانات التالية التي تمثل عمق الجريان السطحي مقابل المطر ، احسب معامل الجريان *C* ، ومقدار عتبة السيح *Runoff threshold value* (الذي يمثل العمق المطري الذي يبدا عنده الجريان) .

Runoff (mm)	rainfall(mm)
8	10
14	20
21	30
24	40
32	50
44	70

واجب

من البيانات التالية احسب معامل الجريان وعتبة السيخ (السطحي) وما اهمية ذلك الرقم ؟

<i>Rainfall (mm)</i>	<i>Runoff (mm)</i>
9	5
22	15
31	22
44	27
51	33
75	46

س 4 : حوض مائي watershed كان استخدام الارض land use كان حسب الجدول التالي ، بلغت الشدة المطرية بلغت 16 ملم/ساعة ، احسب قيمة اعلى تصريف تصميمي peak discharge بطريقة العقلانية Rational method ؟

Land Use	Area (km ²)
playground	2.5
parks	3
downtown	4.5
woodland	7

الجدول 2 قيم معامل الجريان لاستخدامات اراضي مختلفة

Land Use/Type of Surface	Range of "C" Values*
Downtown business	0.70 to 0.95
Heavy Industrial	0.60 to 0.90
Multi-residential units, attached	0.60 to 0.75
Light industrial	0.50 to 0.80
Neighborhood businesses	0.50 to 0.70
Cultivated lands with loamy soils	0.40 to 0.45
Suburban residential	0.25 to 0.40
Playgrounds	0.20 to 0.35
General unimproved lands	0.10 to 0.40
Parks and cemeteries	0.10 to 0.25
Woodlands with sandy soils	0.10 to 0.15

مثال :- منطقة مساحتها الكلية 5.9 كم² ، 18.6 % من هذه المساحة كانت عبارة عن طريق اسفلت ، 16.7 % عبارة عن منطقة مدينة العاب ، 6.8 % مناطق حدائق عامة ، 57.6 % مناطق سكنية ، بلغت الشدة المطرية خلال شهر نيسان 3.2 ملم/ ثانية ، ، ماهو مقدار اعلى تصريف Peak discharge (Q) خلال شهر نيسان باستخدام الطريقة العقلانية ؟

الجريان البكر

ان جريان المياه في المجاري المائية يعد جريان حقيقي في الظروف الطبيعية وبدون تدخل الانسان ، وان الجدول والمجاري المائية التي لاتتأثر باعمال الانسان مثل منشأة الخزن او التحويل المقامة على المجاري المائية فان هذا الجريان يسمى الجريان البكر *virgin flow* وعلية دائما يتم تصحيح التصريف بالنسبة لتاثيرات الانسان اثناء عملية الخزن والتحويل للماء اثناء جريانه في الجدول او المجرى المحدد ، وعلية يمكن ايجاد الجريان البكر من تطبيق المعادلة الرياضية التالية .

$$R_v = V_s + V_d - V_r$$

حيث ان

R_v = حجم الجريان البكر

V_s = حجم الجريان المقاس

V_d = حجم الجريان الماخوذ من الجدول او المحول من الجدول

V_r = حجم الجريان العائد الى الجدول

مثال : البيانات التالية توضح تصارييف لجدول مقاسة خلال سنة معينة وكما ياتي، تم نصب سد غاطس عبر الجدول لكي يحول 3 مليون م³ من الماء كل شهر لغرض استخدامها في ري الاراضي الزراعية و 0.5 مليون م³ لغرض استخدامها لاغراض صناعية على التوالي . اما الماء العائد الى الجدول فبلغ 0.8 و 0.3 مليون م³ بعد استخدامه للزراعة والصناعية على التوالي . فماهو الجريان البكر اذ علمت ان مساحة الجابية (الحوض) تبلغ 120 كم² ومعدل الساقط المطري السنوي 185 سم ، اوجد نسبة السيج الى الامطار ؟

Months	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12
حجم الجريان المقاس (مليون/م ³)	2	1.5	0.8	0.6	2.1	8	18	22	14	9	7	3

تحليل بيانات الجريان في الانهار Stream flow Analysis

احد اهم واجبات الهيدرولوجي هو تحليل بيانات الجريان Analyze stream flow data وان هذه البيانات تشمل التسجيل المستمر لتصارييف الانهار باستخدام منشآت هندسية معينة مثل الهدرات Flumes و Weir ، ان اهمية تحليل بيانات الجريان تكمن في الامور التالية المهمة

- وصف الجريان في الانهار description of a flow regime
- مقارنة التصارييف بين الانهار potential for comparison between rivers,
- التنبو بمقدار جريان الانهار في المستقبل prediction of possible future river flows

يشمل تحليل بيانات الجريان للانهار analyse stream flow data 3 فقرات رئيسية هي :

1- تحليل الهيدروكراف hydrograph analysis

2 - تحليل منحي الجريان flow duration curves

3- تحليل التردد frequency analysis

منحي الجريان FDC Flow duration curve

منحي الجريان عبارة عن منحنى لرسم العلاقة بين الجريان السطحي على المحور الصادي والاحتمالية % probability الزمنية على المحور السيني .
ان منحنى الجريان يتغير من سنة الى اخرى .

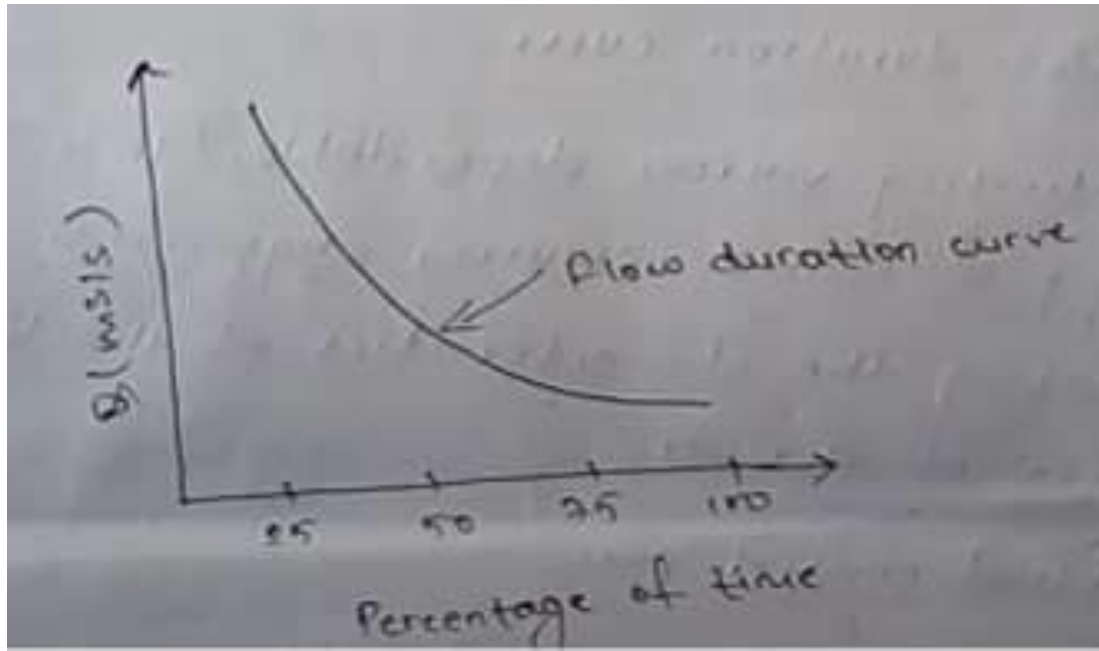
منحي استدامة الجريان Flow Duration Curve

يعطينا معلومات عن تغاير التصريف والجريان مع الزمن

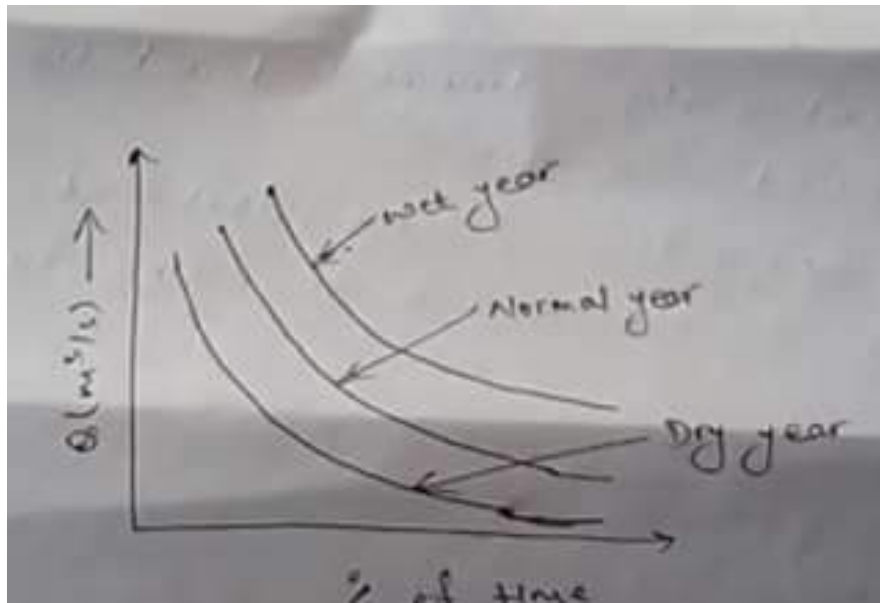
Gives the variability of stream flow in a year

* ترتيب بيانات معدل الجريان من القيمة العالية الى القيم المنخفضة

Arrange stream flow data in descending order



منحي الجريان Flow duration curve



الارقام الاحصائية التي نحصل عليها من المنحي تمثل 3 ارقام مهمة هي :

- 1- قيمة الجريان التي تتجاوز 95% من الزمن (Q_{95}) of time 95% ، تمثل تحليل فترة الجريان المنخفض (فترات الجفاف).
- 2- قيمة الجريان التي تتجاوز 50% من الزمن (Q_{50}) of time 50% ، تمثل معدل الجريان النهري
- 3- قيمة الجريان التي تتجاوز 10% من الزمن (Q_{10}) of time 10% تمثل فترة الجريان العالية (الفيضانات).

Characteristics of flow duration curve خصائص منحي الجريان

–Steep slope –highly variable ميل عالي للمنحي يدل على تباير كبير في التصريف الجريان

flow

اما الميل القليل للمنحي او منحي المستوي يدل على تباير قليل في التصريف والجريان

–Flat slope –little variation in the flow –

Flat portion at top of curve –stream has large flood plain –

Flat portion at lower end –considerable base flow

Uses of flow duration curve استعمالات منحي الجريان

1- في تقييم تصارييف الانهار والجدوال في التخطيط والتصميم لمشاريع الهندسية للموارد المائية

1- In evaluating various dependable flow in the planning of water resources engineering projects.

2- Evaluating the characteristics of hydropower design in a river

2- تقييم خصائص المحطات المائية لتوليد الطاقة الكهربائية في تصميم الانهار .

3- Discharge for any probability can be known معرفة التصريف النهر عند اي احتمالية

4- –Variation of flow within a year can be known

5- Plan water resources project في التخطيط لمشاريع الموارد المائية

6- In flood control studies في السيطرة على الفيضانات

7- Computing the sediment load and dissolved load of a stream حساب كمية الرواسب

8- Comparing the adjacent catchments with a مقارنة مع الاحواض المائية المجاورة

9- Designing if drainage system تصميم قنوات التصريف الصناعية

Note : Different weather conditions lead to different flow duration curve DFC for the same catchment. The differences can often be significant

Example

Long term monthly flow of a small stream is shown in below table, find the Q_{90} , Q_{10} and Q_{50} ?

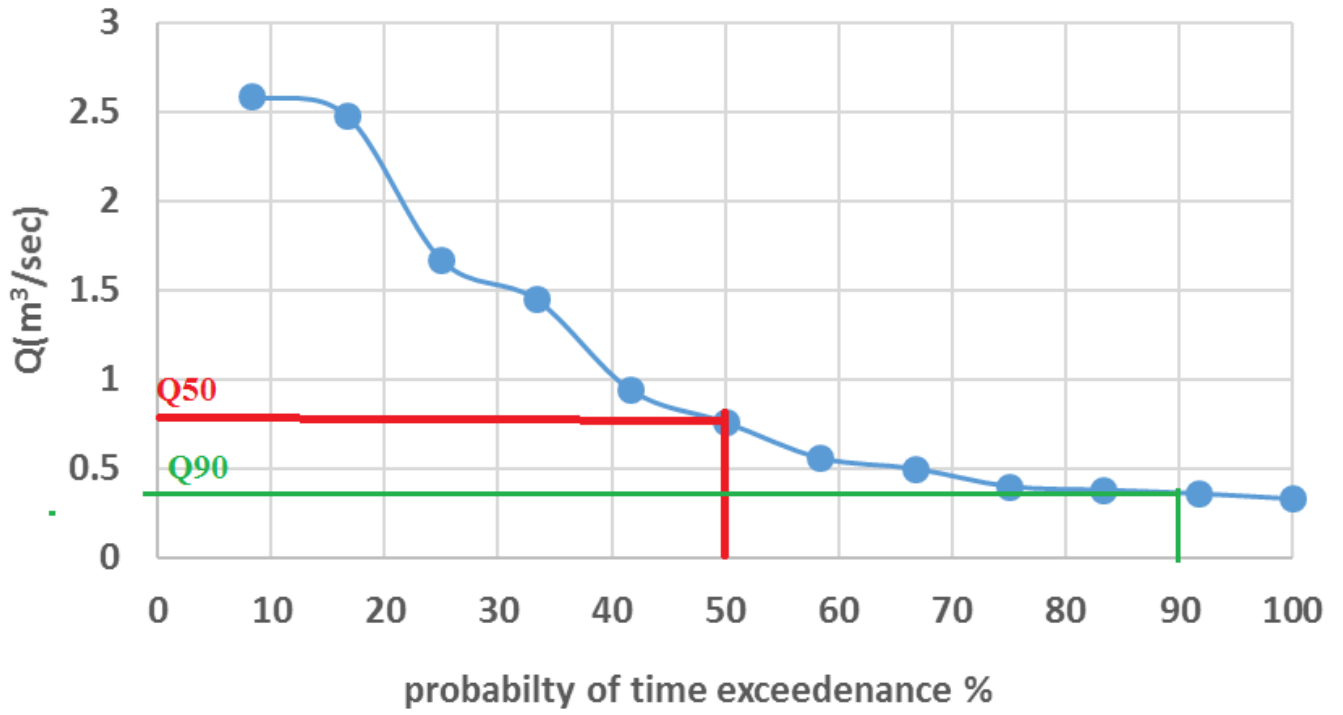
مثال الجدول التالي يوضح التصاريح الشهرية لاجد الجدول احسب التصريف عن Q_{90} , Q_{10} and Q_{50} ?

Month	Jan	Feb	Mar	April	May	June	July	August	Sept.	Oct.	Nov.	Dec.
Q(m ³ /sec)	0.36	0.38	0.4	0.5	0.76	1.67	2.59	2.48	1.45	0.94	0.56	0.33

Answer

Month	Q(m ³ /sec)	Discharge descending order	Rank	Duration curve frequency F = N/n	Probability of exceedance (1/F)×100
January	0.36	2.59	1	12	8.33
Feb.	0.38	2.48	2	6	16.6
March	0.4	1.67	3	4	25
April	0.5	1.45	4	3	33.3
May	0.76	0.94	5	2.4	41.6
June	1.67	0.76	6	2	50
July	2.59	0.56	7	1.71	58.3
August	2.48	0.5	8	1.5	66.6
Sept.	1.45	0.4	9	1.33	75
October	0.94	0.38	10	1.2	83.3
Nov.	0.56	0.36	11	1.09	91.6
Dec.	0.33	0.33	12	1	8.33

flow duration curve



$Q_{50} = 0.8 \text{ m}^3/\text{sec}$

$Q_{90} = 0.4 \text{ m}^3/\text{sec}$