

الخواص الجغرافية الفيزيائية

الخواص الجغرافية الفيزيائية

يعد الحوض الفل هو الهجان الجغرافي الذي يحترقه عنصر هيدروغرافي رئيسي وروافده التي تصب فيه ، أي المكان الذي تتجمع فيه المياه وتزداد الشبكة الهيدرولوجية بالماء . والغرف بين حوضي انصروف و الحوض الفلزي هو أن

↓
الاول: يمثل المجال الذي تتدفق فيه
المياه الهبوط

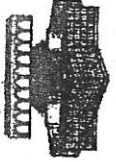
↓
الاما الثاني :
خطو المساحة الكلية الذي تصرف فيه
المياه الجارية مشكلة مجرى
رئيسي وروافده .

و يحرف الخط يمثلها الخيما بالحواس الفلزي . المجال الجغرافي الذي يحترقه عنصر هيدروغرافي رئيسي وروافده ، أي كل منطقة تتجمع فيها المياه ، وعلما بأنه يجب معرفة للبيئة التصريف الفلزي ونظما مع علاقته مع المكونات الجغرافية التي يتواجد بها الحوضي وأن كمية المياه المسرفة عبر الفل تتعكس الحقيقة الجغرافية للمجال ، فبعد و حول مياه الهطارات التي سطح الأرض، تتدخل العوامل الجيولوجية و الطبوغرافية في تحديد نظام الجريان السطحي و حجم كميات المياه المتسربة إلى باطن الأرض .

ففهم الخصائص المورولوجية لأي حوض فلزي قارة لا يمكن فصله عن تنظيمه الجغرافي الداخلي باعتبار الحوض وحدة جغرافية (وظيفية) فهو يعتبر عن تفاعل العمليات الجغرافية و خاصة الحولوية و الطبوغرافية و المناخية والنباتية والمحاصيل (تدخل الشبكة الهيدرولوجية)

← المصفى = هو "دنيا" نقطة في الشبكة المبررور غرافية
و التي تمر عند ها جميع الدفات السطحية الكنية من الحواف.

← ~~الرسم~~ تحديد خط الذرى "و خط تقسيم المياه
يتم على الخريطة الطبوغرافية و كلما كان مقياس
الخريطة كبيرا الى اى منه 1/50000 او اقل 1/25000،
كان ذلك الحسى و قد نستعين بالصور الجوية التي
~~تزيد~~ تزيد من دقة الرسم و يبين العمل الميداني
سير الحفنة ~~مستعينة~~ باستعمال الخريطة الجوية لوجية
~~التي~~ نظرا لما نعدنا به من معلومات
على ليست الصخور والطبقات الجيولوجية
الاهمية.



I- الحفظ في الفيزيائية وتأثيرها على تدفق المياه

تؤثر الحوصي في كفاءة ~~تدفق~~ بقوة على نظام التدفقات خلال
الفيضان وتناقص المياه المنخفضة أو البؤي في درجاتها.
ويؤثر ~~تدفق~~ التركيز، والذي يهم ~~تدفق~~ سرعة شدة ردة فعل
concentration في h_p على
حوصي التصريف الأمام السافطية، ~~بمختلف~~ مختلف الحفظ في
المورفولوجية =

1- حجم الحوصي أو مساحته

2- شكله

3- مدى ارتفاعه

4- انحداره

5- و توجيهه

لكل هذه العوامل، يمكننا إظهار

- نوع التربة

- الغطاء النباتي

- و خاصائص الشبكة المائية

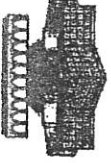
كل هذه العناصر يمكن تقديرها، بكل سهولة
من خلال الخرائط، و بواسطة تقنيات رقمية أو
نماذج عددية.

1- الصناعات الهندسية ←

1) المساحة و المصير

2) الشكل

3) التضاريس



الحضائحي الهندسية

① المساحة والمصير *aire et le périmètre*

يعتمد بالمساحة منطقة استقبال التفاعلات والتي تعد المحارري الهائبة؛ وبه فالتفاعلات ترتبط بعمل جزيئيا بها. ويمكن تحديد مساحة حوضي بأكبر جدرانها على شكل خانة مرسومة على ورق متفاف، باستعمال *la planimétrie* أو أحسنها *la planimétrie* وهو استعمال *la planimétrie* الرقعية.

ويعبر عنها بالكلمة.

أما المصير فهو *la planimétrie* بالكلية. خط حدود الحوضي و يقاس به *la planimétrie*.

② الشكل

نظرا للظروف الجغرافية التي تتحكم بها حوضي التصريف فيمكننا اختيار شكلا معينيا يؤثر بدوره على الجريان.

فالمحارري الهائبة تكون على شكل شجرة جذعها هو الواد الريفي وأغصانها الروافد. *شجرة* *جذعها* *هو الواد*

والتي 3 الأصناف الرئيسية للشكل (الشكل دائري) *الأصناف الرئيسية للشكل (الشكل دائري)*

• نوع شجرة البلوط (شكل دائري) *نوع شجرة البلوط (شكل دائري)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

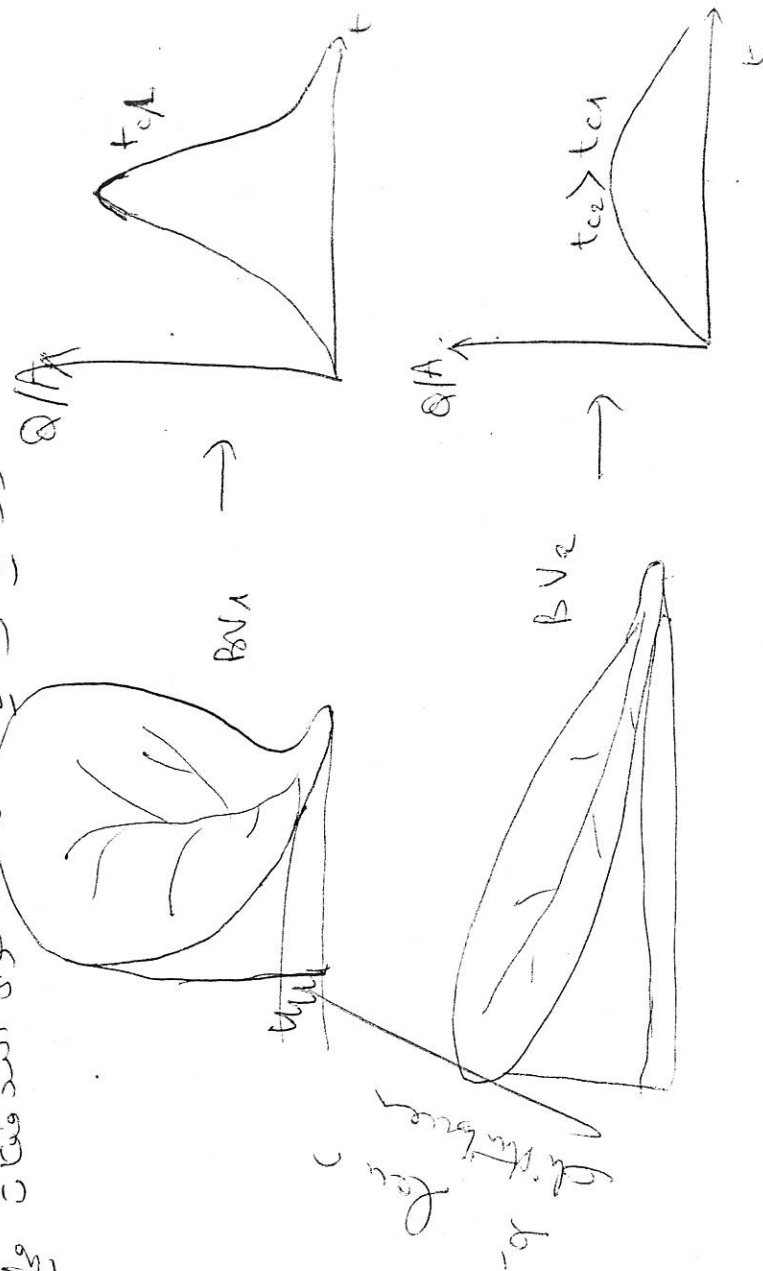
• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

• " " " " *الصفوف (معمودات) (شكل طولي)*

و يوجد ثمة شكل حوضي التصريف على شكل المبرور عظام في منفذ الحوض. فمثلا، شكل طولي يتبع، لنفسه الكمية المتساوية، تدفقات مخيفة على ~~وقت~~ الذروة وذلك عالى بالوقت الذي يتطلبه و حول المياه الى العنق وتستهلك هذه الظاهرة الطويل بحدّة التركيز. Q/A t_{ca}

في حين، نجد مدّة تركيز أقل اعتمادا على الخصائص ذات الشكل الهوائي والتي تستخدم أقبول التدفقات على الذروة



المؤثر الذي يستعمل المبرور لوجيون لو صف شكل حوضي تصريف هو مؤثر التماسك/الكتلة

Gravelius

وهو علاقة محيط الحوضي بدلالة منحنى

المساحة (متساوية)

$$K_G = \frac{P}{L \cdot \sqrt{\pi \cdot A}}$$

محيط الحوضي (كم)

ويقاس هذا المؤثر انطفا من الخ. ب. بقياس المحيط و المساحة مع الحوضي لول. بالانجليزية الشكل

$$P = \frac{L \cdot L}{A}$$

c- Le rectangle équivalent :

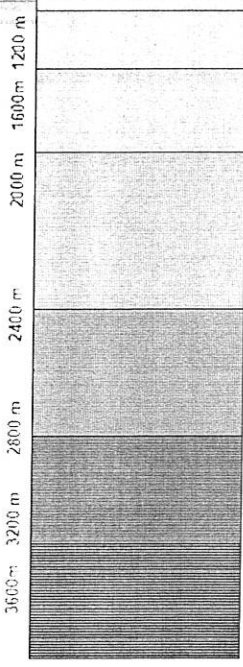
Défini pour comparer facilement les bassins entre eux.

On imagine que le bassin versant a une forme rectangulaire de longueur L et de largeur l ;

les courbes de niveau seront parallèles aux petits côtés

$$L = K_G \frac{\sqrt{A}}{1,12} \left(1 + \sqrt{1 - \left(\frac{1,12}{K_G} \right)^2} \right)$$

$$l = K_G \frac{\sqrt{A}}{1,12} \left(1 - \sqrt{1 - \left(\frac{1,12}{K_G} \right)^2} \right)$$



L
Le tracé des «droites» de niveau du rectangle découle directement de la répartition hypsométrique, c'est à dire des pourcentages cumulés des tranches d'altitude.

b- Le relief et la courbe hypsométrique :

L'influence du relief est encore plus évidente sur les vitesses de ruissellement :

Une pente forte →

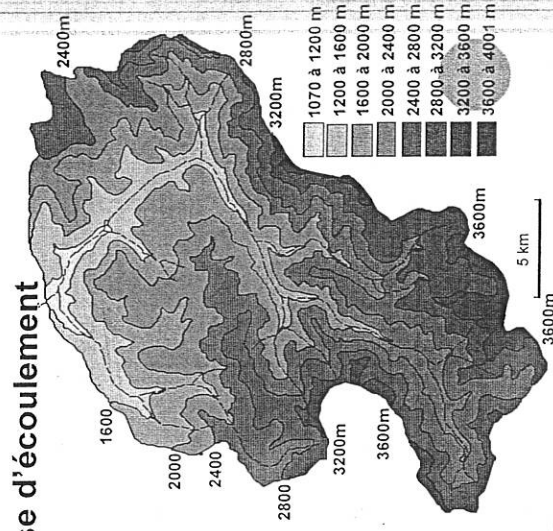
→ Faible durée de concentration des eaux

→

→ Grande vitesse d'écoulement

Le relief est indiqué par la disposition et la valeur des courbes de niveau d'une carte topographique.

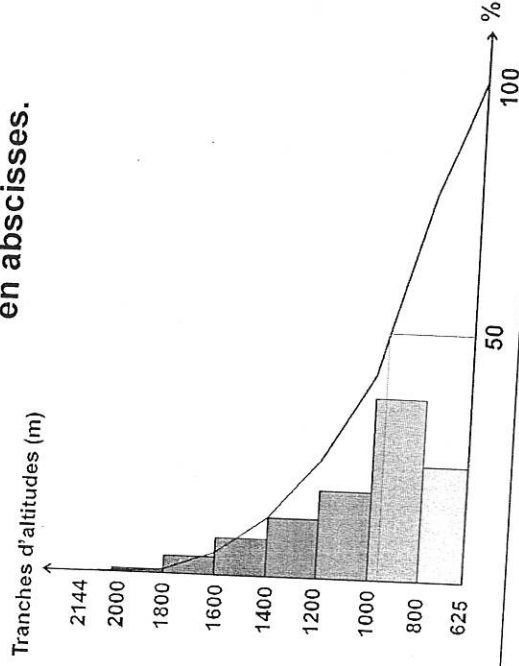
La carte qui différencie les différentes tranches d'altitude est appelée : carte hypsométrique. →



Le relief peut être illustré par la courbe hypsométrique.

Elle est obtenue en mesurant les surfaces comprises entre les courbes de niveau et en leur attribuant des pourcentages de la surface totale.

On trace un diagramme avec les tranches d'altitude en ordonnées et les superficies cumulées leur correspondant en abscisses.



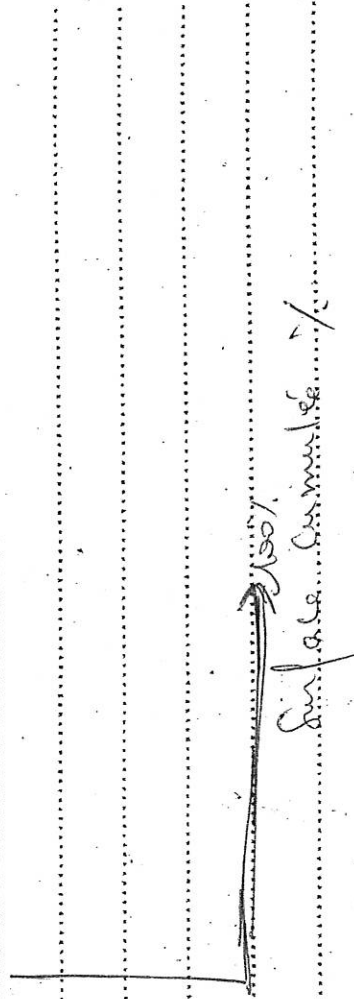
26/03/2013

(21)

Hydrologie SC.

la courbe hypsométrique du BV.

Altitude en m.



~~Altitude de la courbe hypsométrique en de la lecture de la courbe topographique.~~

$$H_{moy} = \frac{\sum A_i R_i}{A}$$

Altitude de

surface (km²) comprise entre 2 courbes de niveau.

de

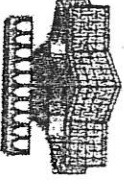
elle est l'altitude de la courbe topographique.

altitude h (m) entre 2 courbes de niveau.

Surface / surface totale du BV (km²)

مسالك:

وحدة:



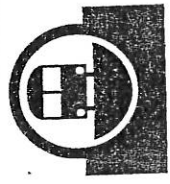
جامعة سيدي محمد بن عبد الله
كلية الآداب والعلوم الإنسانية
ظهر المهرارز - فاس

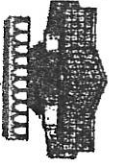
اختبار الفصل:

ملاحظات	النقطة	اسم الطالب
		رقم الامتحان
		رقم التسجيل بالكلية
		مجموعة

* La pente π du bal.
a été due à l'altitude π elle
présente sur la topographie du BV.
Elle est à l'ouest et sert de borne invisible
sur le tracé de l'axe et donc sur le mur de la
et donc influence directe et indirecte
le débit de pointe lors de la phase

Donc = $\frac{D.L}{A}$ longueur totale des courbes
pente π équidistance entre 2 courbes
sur plan du 0/100 de niveau (m)
surface du BV (en km²)





Le relief

(3) التضاريس

من البديهي تأييد التضاريس على التعقّد الجغرافي الذي للعديد من محطات الأرض الجارية ~~التضاريس~~ التضاريس مختلفة باختلاف ارتفاعات التضاريس (نذكر هنا بينها التضاريس، درجات الحرارة ... الخ) و مورفولوجية الصور، فيما يؤثر التضاريس على سرعة التعقّد.

و غالباً ما يعمد الحوض محض التوزيع المجهول هو $hypsométrique$ ou la courbe.

أو منحنى التضاريس

يوضح هذا المنحنى توزيع مساحة الحوض بناء

على ارتفاعها و تعبر عن مساحة الحوض الجغرافي

نسبة مؤنوسه من ~~التضاريس~~ المساحة، التفاضل في ارتفاعه يعني

وتشكل هذه المنحنيات أداة مفيدة لمقارنة عدد

الأصناف أيضاً بينهم أو افتتاع مختلفة من حوضي المياه

كما يمكن استعمالها ~~للتضاريس~~ لتحديد متوسط التضاريس

على الأحوال مؤنوسه "هكذا مؤشرات على السلوك التضاريس"

والتي تكون ~~للتضاريس~~ لحوضي ولتظام لرفعة.

التضاريس (la page de la page)

التضاريس (la page de la page)

التضاريس (la page de la page)

تستخرج من التضاريس والديناميكية التضاريس من الخ. ب.

وتجدر كل التضاريس لتضاريس التضاريس بين التضاريس

هناك تضاريس التضاريس والتضاريس التضاريس.

أما التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس

من التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس

من التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس

من التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس التضاريس

c - نظام الانحدارات

يتميز كل حوض تكهريف بنظام خاص به وتعتبر دراسة هذا النظام من بين العناصر المهمة في الهيدروغرافيا ، حيث أخذت كلها كإحدى الانحدارات عوياً كلها ~~أزداد~~ الجريان بسرعة ، وبالتالي ~~تزداد~~ على ظلوقة الفاضل ما بين الزحمة (الأعلى كحبة الانحدارات) و الانحدار (الأعلى فية للهب) جد مردهم (أي الوقت) بنظام الانحدارات و أيضا بالمسافات .

تتميز من فصوص من فصوص الانحدارات ، فصوص من الانحدارات ~~تتميز~~ مقارنة الخصائص فيها بينها ، ويمكننا الانحدار بين الأنواع من الانحدارات ،

1. الانحدار الخطي = $de\ pente\ en\ hydrog$
 2. " " " " " " " "
 3. " " " " " " " "
 4. " " " " " " " "
- الاستراتيجية :
مطلوبه .

1. يعني انحدار كتل هو انحدار طبة حصة بالعباء (العالمية) بحاجز طبوغرافي فتلقى بمحصولها في السفح الموهلي لهذه الانحدارات .

2. وهو انحدار السفوح الذي تراه على الخ ط . والذي يؤثر على الجريان السطحي للعباء . فهذا انحدار يتحكم في سرعة الجريان على السفوح ويحدد جزئياً المدة الزمنية التي يستغرقها تنقلها استجابة المعرجات المائية من خزان الانحدارات .

3. هو الانحدار الطولي للمعرجات المائية لا يمكن تحديده على الخ ط أو على المياه في الانحدارات (ويقاس عادة بالـ km) وتعرف من خلاله نوع الانحدار (تدريجياً) ؟

فالانحدار الذي يلاحظه عند الانحدار (apture de pente) ، يميز بها ~~الانحدار~~ هذا الانحدار من العالمين لأن الانحدار



أعما القطر المسحرفي (le profil en long) على راس
المجربا الصافي ما بين هاتين لمعرفت نوع القعر

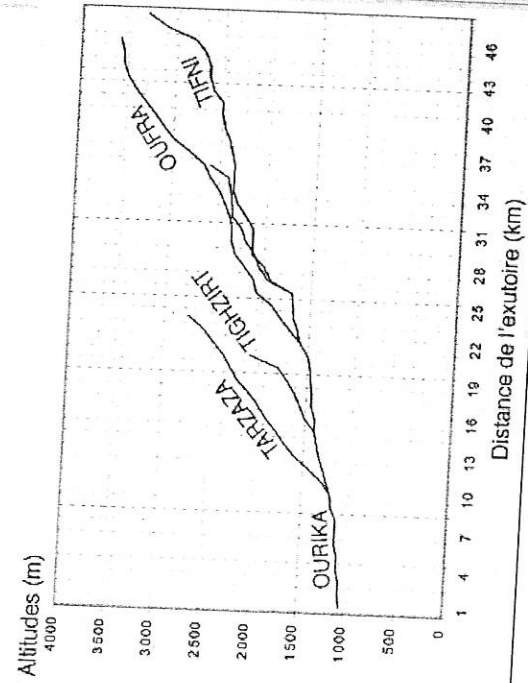
٤٠ المخرار السرايخراي (le pendage de couches)
أي ميل الطبقات العيولو حرة قدر المخرار
يتحكم على المخرار الذي ستأخذ المياء المتسرة
والتي ستأخذ السدييات، بمعنى آخر، قدر
المخرار يحدد المخرار الجريان الجوي.

٥٠ مخرار المخرار: مخرار مخرار

f2- Le profil en long:

S'obtient en portant sur un graphique, en abscisses la distance à l'exutoire, et en ordonnées l'altitude du point correspondant.

On peut aussi dresser sur le même graphique les profils en long des principaux affluents.



① t_c temps de concentration

مدة التركيز هو المدة الزمنية أو الوقت الذي يأخذه تدفق وأبل (averse) حتى يصل إلى المنفذ، انطلاقاً من أبعد نقطة ~~في~~ من هذا المعبر.

بعض آخر، مدة تركيز المياه على حوض مائي هي أقصى مدة زمنية لازمة لقطعة ماء حتى تكمل من نقطة معينة

في الحوض إلى المنفذ

تمر ~~الفترات~~ العطر من 3 مراحل قبل وصولها إلى المنفذ و تقاس ~~بمدة~~ كل مرحلة بمعامل الوقت t

$t_h = t_d$ مدة التقليل (الزمن) humectation (وقت) معالاة ماء

$t_r = t_r$ السيلين أو التدفق

لصعاب المنة

$t_a = t_a$ مدة الولوج

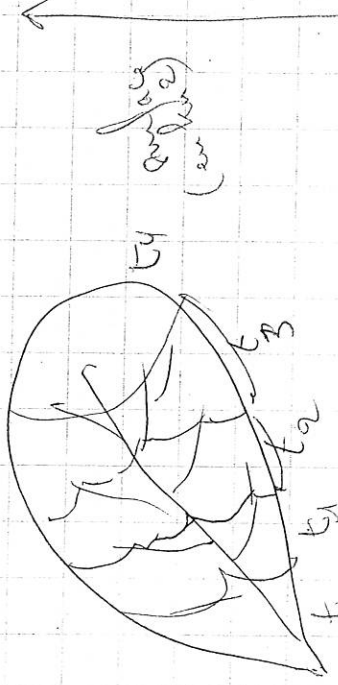
و يعبر عن مدة التركيز t_c بالعلاقة التالية

$$t_c = \max \left(\sum_{i=1}^n (t_h + t_r + t_a) \right)$$

Somme

عصيات
خط تساوي الحدود: isochrones

ولها علاقة بالوقت ~~الوقت~~ وهي منحنيات تمثل ~~الوقت~~ مدة التركيز. المياه على حوض القروية شكل منحنى يصل جميع النقاط التي لها نفس مدة تركيز المياه في الحوض.



oncomenté par rapport à partir de ce point, on cumule les t_i de surface $[t_i] \times \text{unité de surface}$ avec le relief (surface, relief) surface cumulée (Σt_i)

2.2.2 Les courbes isochrones

Les courbes isochrones représentent les courbes d'égale temps de concentration des eaux sur le bassin versant. Ainsi, l'isochrone la plus éloignée de l'exutoire représente le temps mis pour que toute la surface du bassin versant contribue à l'écoulement à l'exutoire après une averse uniforme (Fig. 2.6). Le tracé du réseau des isochrones permet donc de comprendre en partie le comportement hydrologique d'un bassin versant et l'importance relative de chacun de ses sous-bassins.

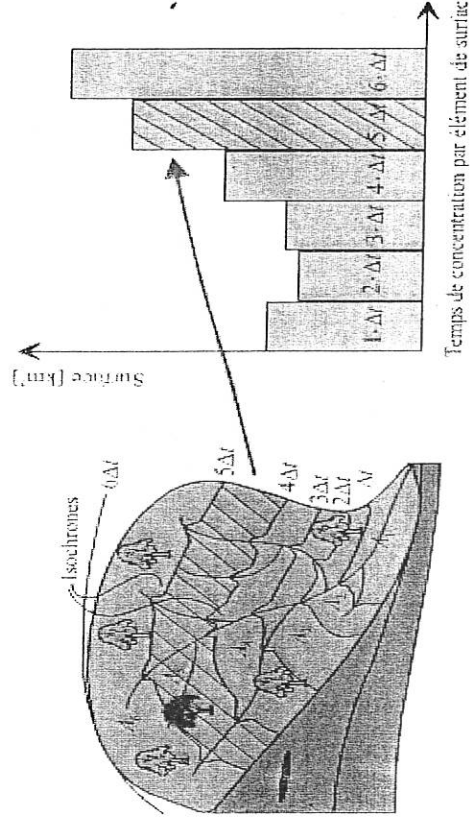


Fig. 2.6 - Représentation d'un bassin avec ses lignes isochrones et diagramme surface-temps de concentration du bassin par élément de surface. On remarquera la forme des isochrones au voisinage des éléments constitutifs du réseau hydrographique.

Ces courbes permettent de déterminer, en faisant certaines hypothèses, l'hydrogramme de crue résultant d'une pluie tombée sur le bassin.

2.3. Caractéristiques physiques et leurs influences sur l'écoulement des eaux.

Les caractéristiques physiques d'un bassin versant influencent fortement son régime hydrologique et notamment le régime des

هكذا ، ترتيب اعلیٰ مسویات التماثلات اليومية في النسبة ، ونظیرها
رتبة R و تردد R يقدم التحب و رتبه مسویات

$$1 - \frac{R - \frac{1}{2}}{n}$$

رفض الفرضية السابقة .

... میان ... و لهذا $\approx \frac{R - \frac{1}{2}}{n}$

une moyenne
Pour obtenir V des débits de pointe: $\bar{P}$, pour toutes les crues par la suite.

on le calcule pour les crues observées
($P = \frac{\text{débit de pointe}}{\text{débit moyen journalier}}$)