

# حركة الماء في الأراضي

## تسرب الماء في التربة Soil water infiltration

التسرب هو عملية دخول (entry) الماء إلى التربة ( حركة لأسفل من خلال سطح التربة) وهى عملية سريان غير مستقر للماء في الحالة غير المشبعة. عندما يضاف الماء عند سطح التربة ( تحت ظروف الري بالغمر أو المطر) فان الماء يدخل التربة ويغير من توزيع المحتوى الرطوبى للتربة water content distribution

بعد الري لفترة معينة - فان الرطوبة تتوزع خلال قطاع التربة مكونة ما يسمى قطاع توزيع الرطوبة أو water content profile ( شكل 23 ) - ويمكن تمييز المناطق التالية :

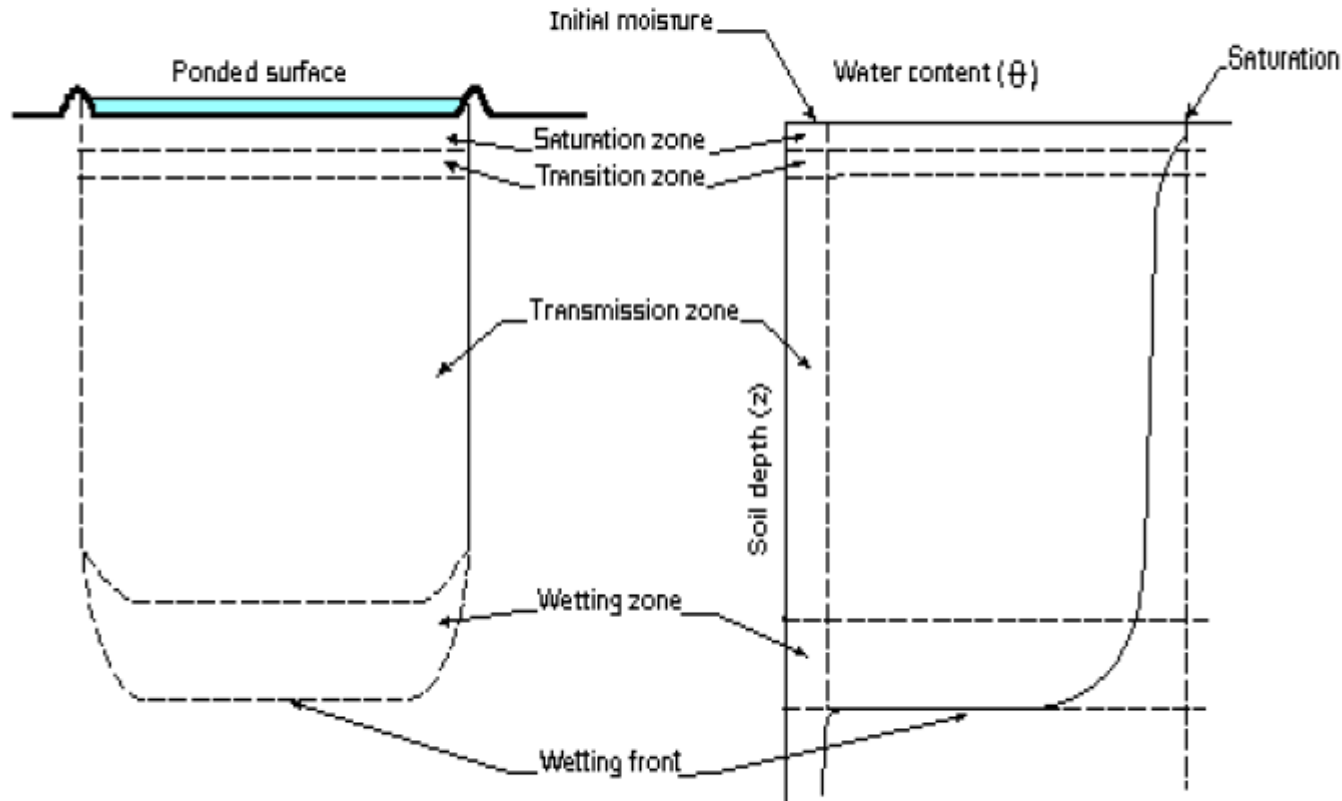


fig1

شكل ( 23 ) قطاع توزيع الرطوبة عقب انتهاء التسرب

### 1- المنطقة المشبعة Saturation zone

وهي طبقة رقيقة عند سطح التربة تصل إلى عدة ملليمترات في السمك.

### 2- المنطقة الانتقالية Transition zone

وهي منطقة تفصل بين المنطقة المشبعة والمنطقة التي تليها (منطقة التوصيل القريبة من التشبع) . وهي تتعمق وربما يصل سمكها من عدة ملليمترات إلى عدة سنتيمترات في السمك.

وهاتين المنطقتين ليس باستمرار يمكن التمييز بينهما حيث يحدث التداخل وهي تحدث نتيجة التغيرات البنائية عند سطح التربة ونتيجة الهواء المحبوس.

### 3- منطقة التوصيل Transmission zone

وهى منطقة نقل للماء المتسرب من السطح إلى جسم التربة - هذه المنطقة متغيرة في السمك عكس المناطق الأخرى . وهى تمتد بما يتناسب مع طول فترة إمداد الماء لسطح التربة - المحتوى الرطوبى متغير قليلا مع العمق وربما يكون ثابت وقريب من التشبع

#### 4- منطقة الابتلال Wetting zone

عادة هي طبقة رقيقة حيث التغيرات في المحتوى الرطوبى من القيمة الابتدائية إلى قيمة الرطوبة فى منطقة التوصيل

#### 5- جبهة الابتلال Wetting front

وهى الحد الفاصل والواضح لتخلل الماء حيث يكون التدرج في الشد الرطوبى كبير جدا بين جبهة الابتلال والمنطقة الجافة التي تليها

## بعض الاصطلاحات:

### 1-سعة التسرب/infiltration capacity/ infiltrability

هو سعة التربة أو مقدرتها على امتصاص الماء الداخل إليها وهو عبارة عن المعدل الأقصى الذي يمكن للتربة أن تمتصه من الماء تحت ظروف معينة وهذا يكون في بداية عملية التسرب عندما يكون الماء غامرا لسطح التربة

### 2- معدل التسرب (i) Infiltration rate

عبارة عن سرعة مرور الماء إلى سطح التربة ( حجم الماء المتسرب لوحدة المساحة من سطح التربة لوحد الزمن )  
أي أن

$$i = \frac{\text{volume of water}}{\text{Area} * \text{time}} = \frac{Q}{AT} = \frac{L^3}{L^2 * T} = LT^{-1}$$

ويعبر عن معدل التسرب باصطلاحات أخرى هي:-

velocity Infiltration

سرعة التسرب

Infiltration flux

intake rate

معدل الامتصاص

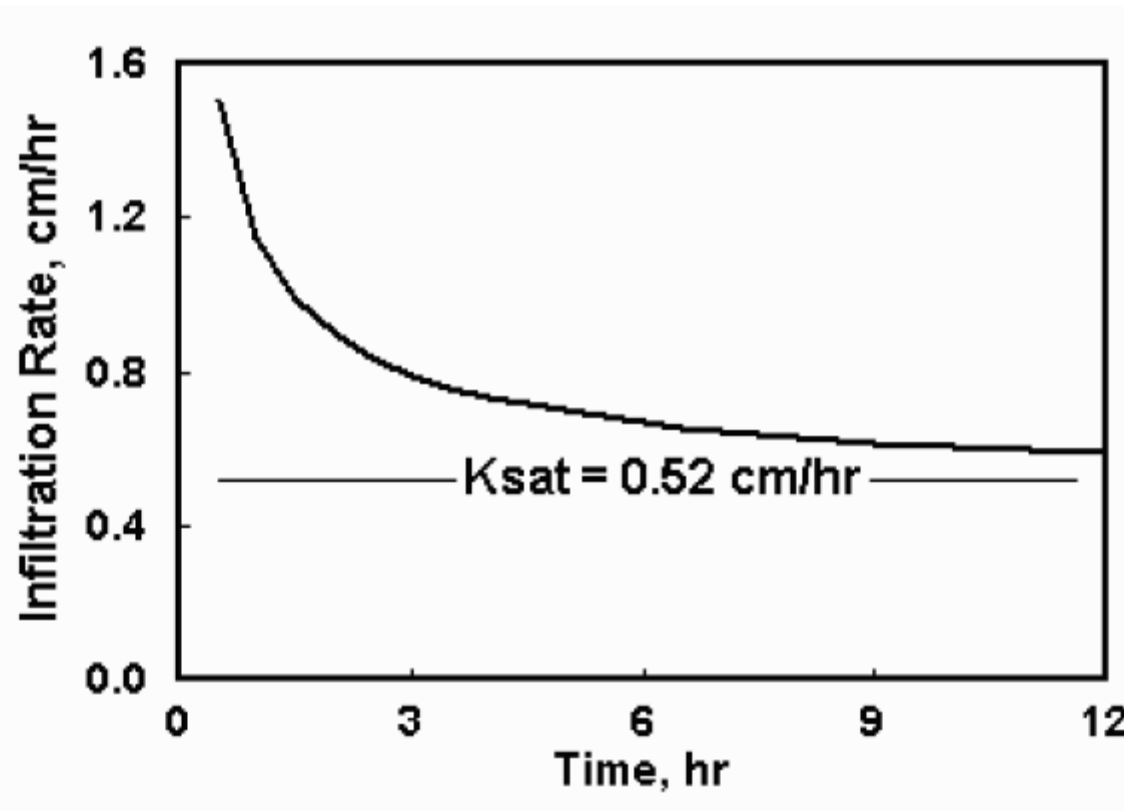
Infiltrability

سعة التسرب

ومعدل التسرب يكون متناقص مع الزمن حيث يكون مرتفعاً في البداية عند إضافة الماء خاصة عندما تكون التربة جافة قبل الري (حيث يكون التدرج في الجهد الهيدروليكي مرتفعاً في البداية بين المنطقة المبللة من السطح والمنطقة الجافة داخل جسم التربة) ثم يقل التسرب تدريجياً مع الزمن وهي حالة من حالات حركة الماء في الحالة غير المشبعة.

Non – steady state unsaturated water flow

ويصل في النهاية إلى معدل ثابت يتوقف على خواص التربة يسمى معدل التسرب النهائي أو الثابت.



شكل ( 24 ) معدل التسرب مع الزمن

وهذا يعنى أن التسرب بعد فترة زمنية كبيرة يصبح ثابت مع الزمن أو ما يعرف  
 معدل التسرب الأساسي basic infiltration rate أو معدل التسرب  
 النهائي final infiltration rate أو معدل التسرب الثابت steady state  
 infiltration constant infiltration rate or (شكل 24)

## ويتوقف معدل التسرب على الأتي:-

- (1) الرطوبة الابتدائية للتربة (حيث تزداد سرعة او معدل التسرب في الترب الجافة عن الترب الرطبة). أي أن معدل التسرب يقل مع زيادة الرطوبة الابتدائية للتربة
- (2) قوام التربة - حيث يتسرب الماء في الترب خشنة القوام أسرع من الترب ناعمة القوام وذلك بسبب كبر حجم المسام في الأولى عن الثانية
- (3) بناء التربة- حيث يتسرب الماء في الترب المفككة أسرع من الترب المضغوطة نظرا لزيادة نسبة المسام في الأولى عن الثانية - أي أن معدل التسرب يقل مع زيادة كثافة التربة الظاهرية
- (4) الضاغط المائي فوق سطح التربة - فكلما زاد طول عمود الماء فوق سطح التربة (عمق الغمر) كلما كان الضاغط الهيدروستاتيكي اكبر وبالتالي يزداد معدل التسرب
- (5) الشد الرطوبي للتربة - حيث يزداد معدل التسرب مع زيادة الفرق الشد الرطوبي بين المنطقة المبللة والمنطقة الجافة أسفلها



(6) التجانس في قطاع التربة - حيث يزداد معدل التسرب في حالة التربة المتجانسة عن التربة غير المتجانسة او الطبقيّة

3- معدل التسرب اللحظي Instantaneous infiltration rate

( $i_{ins}$ )

وهو عبارة عن معدل التسرب عند أي لحظة وهو يدل على ميل منحنى التسرب التراكمي عند فترة زمنية معينة . يعبر عن التسرب التراكمي أو

المجموعي ب Cumulative infiltration

4- التسرب التراكمي أو المجموعي (I) cumulative infiltration

وهو عبارة عن الحجم الكلي للماء التسرب خلال وحدة المساحة على مدى فترة زمنية معينة مقاسة من بداية التسرب ( وهو عبارة عن المساحة الواقعة تحت منحنى التسرب المجموعي)

#### 5- معدل التسرب المتوسط ( $i_{av}$ ) Average infiltration rate

وهو عبارة عن التسرب التراكمي أو المجموعي مقسوماً على الزمن منذ بداية التسرب أي أن

$$i_{av}(t) = \frac{I}{T}$$

#### 6- معدل التسرب الأساسي أو النهائي ( $i_b$ ) Basic infiltration rate

وهو معدل ثابت للتسرب تصل إليه التربة بعد فترة زمنية تختلف حسب نوع التربة بعد 3-4 ساعات من بداية التسرب ويقصد بمعدل التسرب الأساسي هو معدل ثابت نسبياً يتغير بنسبة حوالي 10% عن التسرب في الساعة السابقة. أي أن:

$$[i(t) - i(t+1)] < 0.1 * i(t)$$

الزمن محسوب بالساعة.

إذا كانت التربة ذات محتوى رطوبي ابتدائي يساوي  $\theta_i$  وأضيف الماء للتربة فإن التسرب المجموعي هو عبارة عن حجم الماء المتسرب في التربة مقسوما على مساحة سطح التربة - أي ان :

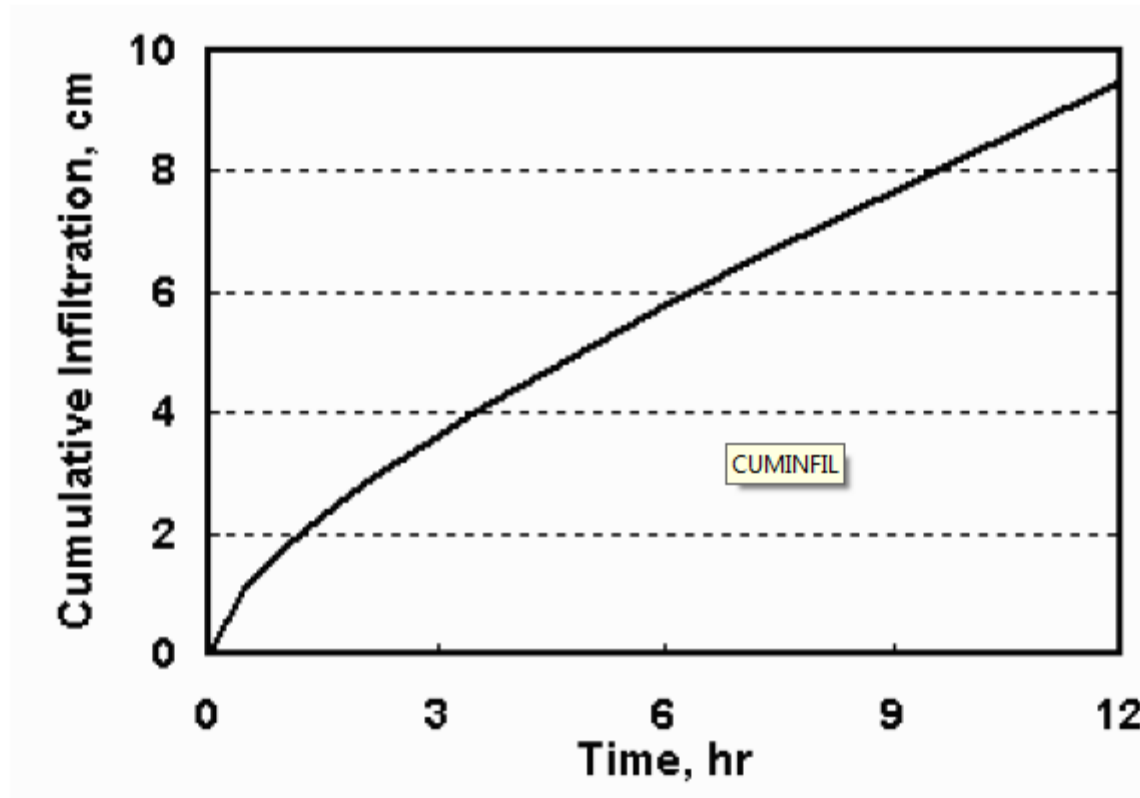
$$I = \frac{Q}{A}$$

أو بصورة أخرى :

$$I = \int_{z=0}^z (\theta_f - \theta_i) * dz$$

حيث  $\theta_f$  هي متوسط الرطوبة النهائية بعد التسرب و  $dz$  سمك طبقة التربة المبللة بالماء

$z$  المسافة في اتجاه سريان الماء حتى جبهة الابتلال  
التسرب التراكمي أو المجموعي هو دالة متزايدة مع الزمن كما يظهر من  
الشكل التالي (شكل 25):



شكل ( 25 ) منحنى التسرب المجموعي

## شكل ( 25 ) منحني التسرب المجموعي

القوى الدافعة لدخول الماء في التربة هي التدرج في الشد الرطوبي بين جبهة الابتلال و سطح التربة وكذلك الجاذبية الأرضية التدرج في الشد الرطوبي يقل مع الزمن بسبب تقدم جبهة الابتلال ونتيجة لذلك فان كثافة التدفق خلال سطح التربة والتي تسمى معدل التسرب تقل مع الزمن بحيث تصل إلى قيمة ثابتة عندما تصبح الجاذبية هي القوى الدافعة للسريان

معدل التسرب يمكن التعبير عنه كالآتي:

$$i(t) = \frac{dI}{dt} \text{ and}$$

$$I = \int_0^t i(t) dt$$

التسرب المجموعي أو التراكمي كدالة للزمن يمكن قياسه في الحقل لكن مثل هذه التجارب لا تعطى أي معلومات عن توزيع المحتوى الرطوبي أو عمق جبهة الابتلال.

### قياس تسرب الماء في التربة

يقاس تسرب الماء تحت الظروف الحقلية بعدة طرق منها

#### 1- جهاز تسرب الماء ذو الاسطوانة

ويوجد منه نوعان:

1- جهاز تسرب الماء ذو الاسطوانة الواحدة

2- جهاز تسرب الماء ذو الاسطوانتين

وهو عبارة عن اسطوانة من الحديد الصلب بقطر 40 سم والارتفاع 30 سم يتم ادخالها في التربة لعمق 20 سم ويتم ملاء الجزء الظاهر على سطح التربة بالماء لعمق محدد ( ضاغط مائي ثابت) ويقاس معدل دخول الماء للتربة مع الزمن ومنه يمكن حساب معدل تسرب الماء . قد يتكون الجهاز

من اسطوانتين احدهما داخلية واخرى خارجية والغرض من ذلك تصحيح  
تأثير الحركة الجانبية للماء في التربة (شكل 26)



## 2- جهاز التسرب القرصي Disk Infiltrrometer

قيس معدل التسرب في التربة باستخدام جهاز التسرب القرصي (Disk Infiltrrometer). وهو عبارة عن أسطوانة من البلاستيك ملتصق بها من القاعدة قرص من مادة مسامية، أما النهاية العلوية للأسطوانة فتغلق بسداة بلاستيكية تسمح بالشد المطلوب في الجهاز (0,5 أو 2 أو 6 سم) معتمداً في ذلك على خواص القرص المسامي وفتحة تصريف الهواء على جانب الأسطوانة (شكل 24).

تعتمد طريقة القياس على وضع الجهاز رأسياً في حالة تلامس مع التربة من جهة القرص المسامي وقياس التسرب التراكمي للماء في التربة مقابل الزمن حسب طريقة (Zhang, 1997) ويحسب التسرب كما في المعادلة التالية:

$$I = C_1 * T + C_2 * \sqrt{T}$$



## المعادلات التجريبية لحساب معدل الترشيح Experimental

### :equations

يمكن تقدير الترشيح نظريا بالطرق والنماذج الرياضيه التقريبية لمعظم الحالات بالاعتماد علي الشروط الحدوديه لكل حاله علي حده؛ ومعظم هذه الطرق تستند الي بعض المفاهيم الاساسيه البسيطه كالتعبير عن معدل او كميته الترشيح بدلاله الزمن او بعض صفات التربيه وكذلك الاخذ بعين الاعتبار بان معدل الترشيح يقل بسرعه مع الزمن خلال المرحله الاولى من عمليه الرشح ؛ واهم المعادلات المستخدمه في تقدير معدل الترشيح هي :

### 1\_معادله كوستياكوف(1932):Kostiakov

$$i=a t^{-n}$$

حيث :

$i$  معدل الترشيح

$t$  الزمن بعد بدء الترشيح

$a, n$  ثوابت تعتمد علي نوع التربيه وحالتها الاولى

ملاحظه :لا يوجد لعناصر هذه المعادله قيم ثابتة بل يجب تقييمها من خلال بعض التجارب .

2 معادله هورتن (1940,1939) Horton:

$$i = i_c + (i_o - i_c) e^{-kt}$$

حيث:

$i_o, i_c, k$  ثوابت تشخيصيه

3-معادله فيليب (1957) Philip:

يفترض عند استخدام هذه المعادله ان التربيه متجانسه وعميقه والماء متراكم علي سطحها :

$$i = i_c + s \div 2 t^{0.5}$$

حيث:

$ic, s$  ثوابت تشخيصيه

4 معادله هولتان (1961) Holtan:

$$i = ic + a(M - I)^n$$

حيث:

$M, n, a, ic$  ثوابت

5 معادله غرين وامبت (1911) Green and Ampt:

$$i = ic + (b | I)$$

حيث:

$b, ic$  ثوابت تشخيصيه

$I$  التسرب التجميحي

$i$  معدل الترشيح