

Hydrological investigations of some soils adjacent to the southern of Al-Najaf sea – Iraq

Ali Hussein Ibrahim Al-Bayati

Mustafa Kalid Al-Ani

Collage of Agriculture-Anbar University

Ministry of Water Resources - National Water Resources Center

Albayati1961@yahoo. Com

Abstract The study area was selected in the Najaf Governorate. It's adjacent to the southern part of Al- Najaf Sea and its area (17150.5 ha), located between the longitudes 425594E and 445138E and between the Latitudes 3521842N and 3538169N (UTM), it's covered all the soil types and geomorphological units which located within the sedimentary environment of Al- Najaf Sea.. The grade method was used to obtain hydrological measurements through 94 auger holes, which were located in a library with a 1000 m interval between a hole and another, and geographically using a GPS device. Some hydrological investigations were carried out to soil in the study area,

including permeability of the soil, depth of the ground water, calculation of the distances between the field drainage, and the water infiltration rate in the soil.

The results of field measurements of soil permeability ranged from 0.65 to 4.60 m. Day⁻¹, were classified between Class III and Class VI (Medium Slow and Fast), with clear dominance of Class IV and V (Medium and Medium Fast) which reached 91.5% of the examination sites. The depth of the ground water in the region ranged from 1.08 to 2.24 m. According to the cartographic analysis of the map of this hydrological index, the dominance depth was (1.50-1.75m) with percentage 34.81%. While the depth (1.75-2.00 m) showed the lowest percentage reached 9.20%. The calculations of distances between the deranges based on the hydrological characteristics ranged between (47 - 140 m) with a clear effect of the physiological unit in the values of this indicator, noting the need to take them into account when designing the drainage system network in the future. In reference to the recommendations of the National Center for Water Resources Management for the distances between the drainages, the cartographic analysis of the shape of this parameter showed that the class of B (75 m) was the dominance with percentage 60.14%, while class A (100 m) recorded the lowest percentage of 7.86% The water infiltration rate according to sub great group which classified in the region was ranged from 0.18 to 8.50 cm.h⁻¹, which classified between slow to moderately m velocity, and the heterogeneity recorded in the values of this characteristic was due mainly to the texture class of the surface layer.

التحريات الهيدرولوجية لبعض الترب المحاذية لجنوب بحر النجف-العراق

مصطفى خالد العاني

وزارة الموارد المائية-المركز الوطني للموارد المائية

علي حسين ابراهيم البياتي

كلية الزراعة- جامعة الانبار

Albayati1961@yahoo. Com

الخلاصة

تم اختيار منطقة الدراسة في محافظة النجف الاشرف وبشكل محاذي للجزء الجنوبي من بحر النجف وبمساحة (17150.5 هكتار) والواقعة بين خطي الطول 425594E و 445138E ودائرتي العرض 3521842N و 3538169N (UTM) بحيث تغطي أنواع الترب ووحداتها الجيومرفولوجية المتواجدة ضمن البيئة الترسيبية لبحر النجف. استخدمت طريقة التشبيك للحصول على القياسات الهيدرولوجية من خلال 94 حفرة متقاييه تم تحديد مواقعها مكتيبا وبفاصلة 1000م بين حفرة واخرى وجغرافيا باستعمال جهاز GPS. اجريت بعض التحريات الهيدرولوجية لترب منطقة الدراسة والمتضمنة نفاذية التربة وعمق الماء الارضي وحساب المسافات بين الميازل الحقلية اضافة الى سرعة غيض الماء في التربة. اظهرت نتائج القياسات الحقلية لنفاذية التربة قد تراوحت كمعدل بين 0.65 الى 4.60 م.يوم⁻¹، وتصنيفياً قد كانت بين الصنف الثالث والصنف السادس (متوسطة البطئ والسريعة)، مع وجود سيادة واضحة للصنف الرابع والخامس (المتوسطة والمتوسطة السريعة) وبنسبة شكلت (91.5%) من مواقع الفحص. تراوح عمق الماء الارضي في المنطقة بين 1.08م الى 2.24م وحسب التحليل الكارتوكرافي للخريطة الخاصة بهذا المؤشر الهيدرولوجي اتضح بان السيادة كانت للعمق (1.50-1.75م) وبنسبة 34.81%، بينما سجل العمق (1.75- 2.00 م) اقل نسبة بلغت 9.20%. اما حسابات المسافات بين الميازل استناداً الى الصفات الهيدرولوجية قد تراوحت بين (47- 140م) مع وجود تأثير واضح للوحدة الفيزوغرافية في قيم هذا المؤشر مشيرة الى ضرورة اخذها بنظر الاعتبار عند تصميم شبكات الميازل بالمنطقة مستقبلاً، وعند الرجوع الى توصيات المركز الوطني لإدارة الموارد المائية والخاصة بأصناف المسافات بين الميازل اظهر تحليل الكارتوكرافي للشكل الخاصة بهذه الصفة وجود سادة للصنف B (75م) وبنسبة 60.14%، بينما سجل الصنف A (100م) اقل نسبة سجلت 7.86%. ان سرعة غيض الماء وحسب المجاميع تحت العظمى المصنفة في المنطقة قد تراوحت بين 0.18 الى 8.50 سم.ساعة⁻¹، وتصنيفياً كانت بين البطيئة السرعة الى المتوسطة السريعة وان التباين المسجل في قيم هذه الصفة تعود بالاساس صنف نسجة الطبقة السطحية.

المقدمة

يشكل منخفض بحر النجف مظهراً طوبوغرافياً ممتداً إلى جوار نهر الفرات لا تفصله عنه إلا خمسة عشر كيلومتراً وهو متباين الاتساع، يبلغ عرضه 16 كم كمعدل عند جنوبه الشرقي، غير انه يتقلص عند الوسط إلى 10 كم، قاطعاً 40 كم من شمال غرب النجف إلى جنوب غربي مدينة الحيرة على الجانب الأيمن من الطريق الذي يربط بين المدينتين، في حين يحده من الشرق طريق النجف المشخاب، ومن الغرب الخط الاستراتيجي- الناقل للنفط الخام من الجنوب إلى الشمال الغربي، أما موقعه الفلكي فانه يقع بين دائرتي عرض $39^{\circ} 45' 00''$ - $32^{\circ} 04' 00''$ شمالاً وبين خطي طول $44^{\circ} 06' 00''$ - $44^{\circ} 29' 00''$ شرقاً. تبلغ مساحة المنخفض (435.8 كم²) (المظفر، 2017). ان حركة الماء خلال التربة الى منطقة المنظومة الجذرية اضافة الى حركتها باتجاه المبالز والتبخر من سطح التربة (نفاذية التربة) تعد من العوامل المؤثرة في معدل جريان الماء في جسم التربة، وقد عرفت هذه الصفة (نفاذية التربة) من قبل Bertrand (1965) " بانها قابلية امرار او نفوذ الموائع خلال التربة "، وكذلك عرفت بانها حركة حجم معين من

الماء خلال مساحة من التربة خلال زمن معين تحت قوى الجذب الارضي والضغط الهيكلي والازموزي.

اوضح (Bittelli et al. (2015) بان نفاذية التربة تتأثر بالعديد من صفات التربة والمتضمنة (صنف النسجة وبناء التربة وكمية الجذور في التربة اضافة الى محتوى التربة من الجبس وعمق الطبقة الصماء في التربة)، وبصورة عامة فان التربة تمتلك نفاذية مختلفة الدرجات تتراوح بين اقل من 0.03 م.ساعة⁻¹ في التربة الطينية والترب المعرضة للانضغاط الى اكثر من 10 م.ساعة⁻¹ في التربة الحصوية. لذا فان نفاذية التربة تتأثر بدرجة رئيسية بصفات التربة الفيزيائية.

وجد (Aziz et al (1994) عند دراستهم لترب الجهة الشرقية من شط العرب بان نفاذية التربة للأعماق الثلاثة (K3,K2,K1) قد كانت جيدة، اذ زادت اصناف نفاذية التربة السريعة والسريعة جداً عن 50% من مجموع المواقع البالغة 198 حفرة مثقابية. وكانت السيادة للمسافات بين المبالز الحقلية للصنف B (75 م). اما سرعة غيض الماء الاساس فقد كانت السيادة للأصناف بين الطينية ومتوسطة البطئ بسبب محدد الملوحة العالية وانضغاط سطح التربة وعدم استغلالها زراعياً لفترة طويلة من الزمن.

درس (Deck (2010) تأثير الاستغلال الزراعي في بعض المؤشرات الهيدرولوجية في موقعين في نبراسكا- الولايات المتحدة الاميركية.

اذ لاحظ بان سرعة الغيض قد تراوحت في الترب غير المستغلة زراعياً بين 1.03 الى 3.89 سم.ساعة⁻¹، مقارنة بالمواقع المستغلة التي اظهرت قيماً لهذه الصفة تراوحت بين 0.88 الى 6.18 سم.ساعة⁻¹، وقد اظهرت المواقع الاخيرة 22.4% زيادة في كمية الجريان السطحي مقارنة بغير المستغلة زراعياً، مما يشير الى تأثير طبيعية استغلال الارض في صفاتها الهيدرولوجية.

لاحظ (Elias and Aziz (2011) عند دراستهما معدل سرعة الغيض في ترب مشروع الغضاري - محافظة الانبار بأنها تراوحت بين 5.4 الى 7.5 سم.ساعة⁻¹ ويعدل عام بلغ 6.5 سم.ساعة⁻¹، مما يشير بانها ضمن صنف المتوسطة السرعة¹، وان مثل هذه الترب تصلح لاستخدام طرائق الري الحديثة كالري بالرش والتلقيط وضرورة استبعاد طرائق الري التقليدية وذلك لارتفاع محتوى التربة من الجبس او كاربونات الكالسيوم بالإضافة الى قلة عمق التربة، وان استخدام طرائق الري التقليدية يؤدي الى ذوبان الجبس وحدوث الخسفات في التربة بسبب سرعة غيض الماء.

لاحظ (Zedan and Majeed (2011) عند دراستهما للصفات الهيدرولوجية لترب مشروع الخلود في محافظة ميسان من خلال نتائج فحص 11 موقع، ان معدل الغيض الاساس قد تراوح بين 0.08-6.80 سم.ساعة⁻¹، اي بين الصنف البطيئ جداً الى متوسطة السرعة، مع سيادة الصنف المتوسطة البطيئة، وعزوا سبب ذلك الى صنف نسجة التربة السطحية ووجود القشرة والتي تعد شبيهة بالتركيب الصفائحي، وان قيم نفاذية التربة (K) قد تراوحت بين 0.28 الى 4.37 م.يوم⁻¹ (متوسطة البطئ الى السريعة) وان معظم المواقع كانت ضمن الصنف متوسطة السريعة والمتوسطة. وان وجود الجبس ضمن المتر الاول في مواقع الدراسة قد كان العامل المحدد لحركة الماء الافقية الى حد كبير.

اشار (Jafar (2013) عند دراسته لمشروع شط العرب وغرب القرنة والبالغ مساحته 8200 هكتار، بان قيم نفاذية التربة (K3,K2,K1) قد تراوحت بين (0.3- 1.3 -0.4 و 1.76 -0.4 -1.96 م.يوم⁻¹) على الترتيب، وان عمق الماء الارضي قد تراوح بين 1.0 الى >5.0 م، اثرت هذه المؤشرات في حساب المسافات بين المبالز، اذ شكلت النسب التالية:

(2.9%، 34.2%، 62.9%) للأصناف A, B, (C) على الترتيب. بينما كان معدل الغيض الاساس ضمن المدى 0.4 الى 1.3 سم.ساعة⁻¹.

وجد (Katie and Majid (2013) بان عمق الماء الارضي في مزرعة فدك (العتبة العلوية المقدسة) النجف الاشرف، تراوح بين 1.2 الى

طريقة العمل والمواد

تم اختيار منطقة الدراسة بمساحة 17150.5 هكتار والواقعة بين خطي الطول 425594E و 445138E ودائرتي العرض 3521842N و 3538169N (UTM)، بحيث تغطي أنواع الترب و وحداتها الجيومورفولوجية المتواجدة ضمن البيئة الترسيبية لبحر النجف وبشكل محاذي للجزء الجنوبي من بحر النجف، يحدها من الشمال بحر النجف ومن الغرب طريق الخط الاستراتيجي ومن الشرق طريق النجف- ابوصخير ومن الجنوب طريق الكوفة- معمل اسمنت الكوفة. استخدمت طريقة التشبيك للنمذجة من خلال 94 حفرة مثقابيه تم تحديد مواقعها مكتيبا وبفاصلة 1000م بين حفرة واخرى وجغرافيا باستعمال جهاز GPS (نوع Garmin GPS map 60 CSX)، الشكل (1). قيس نفاذية ترب منطقة الدراسة بطريقة الحفر الاسطوانية Auger Hole Method ولثلاثة اعماق K1, K2, K3 وحسب الطريقة المقترحة من قبل Van beer (1970) اذ ان:

K1 = نفاذية التربة للعمق الاول (عمق الماء الارضي 0- 2.0 م من سطح التربة).

K2 = نفاذية التربة للعمق الثاني (2.0- 3.5 م من سطح التربة).

K3 = نفاذية التربة للعمق الثالث (3.5- 5.0 م من سطح التربة). تم استخدام تصنيف نفاذية التربة المعتمدة من قبل قسم تحريات التربة /مركز بحوث الموارد المائية والتربة لتصنيف قيم نفاذية التربة الحقلية للمنطقة (S.O.L.R., 1982). وكما موضح في الجدول (1).

جدول 1. تصنيف نفاذية التربة اعتمادا على قيم K

Soil permeability class	K value m.day ⁻¹
Very slow (VS)	< 0.05
Slow (S)	0.05 – 0.15
Moderately slow (MS)	0.15 – 0.50
Moderate (m)	0.50-1.50
Moderately rapid (MR)	1.50-3.00
Rapid (R)	3.00-6.00
Very rapid (VR)	> 6.00

تم قياس عمق الماء الارضي عند كل موقع فحص، وانجاز خريطة لعمق الماء الارضي لمنطقة الدراسة وبمقياس رسم 1:50000.

استخدمت نتائج قيم نفاذية التربة اساسا في حساب المسافات بين المبالز الحقلية، اذ ان قابلية التربة

>4.0 م، وان معدل قيم النفاذية تراوحت بين 2.0 الى 6.6 م.يوم⁻¹، واصنافها كانت بين متوسطة السرعة والسريعة جداً. اما نتائج تجارب سرعة غيض الماء في التربة فقد اظهرت بان معدل الغيض الاساس كانت بين 4.0 الى 7.2 سم.ساعة⁻¹، وصنفت ضمن الاصناف المتوسطة والمتوسطة السريعة، ويعزى سبب ذلك الى ارتفاع محتوى ترب المنطقة من الجبس.

اشار (Thabit et al. (2013) عند دراستهم للخصائص الهيدرولوجية لمنطقة غرب بحر النجف بان عمق الماء الارضي قد تراوح بين 1.4 و 4.5 م، وان قيم النفاذية (K3, K2, K1) تراوحت بين 0.34-1.46 و 2.01-6.98 و 3.32-8.73 م.يوم⁻¹ على الترتيب.

لاحظ (Majid and Falah (2014) عند دراستهم نفاذية التربة وحساب المسافات بين المبالز الحقلية لمشروع ايمن ذنائب الكمالية/ ري الحسينية- محافظة كربلاء المقدسة، من خلال دراسة 112 موقع فحص، بأن عمق الماء الارضي في المنطقة قد تراوح بين 0.88 الى 4.5 م، وان قيم النفاذية (K3, K2, K1) كانت بين 0.20 الى 7.53 م.يوم⁻¹، وان اصناف النفاذية السائدة في منطقة الدراسة كانت بين المتوسطة الى المتوسطة السريعة، واطهرت حسابات ابعاد المسافات بين المبالز الحقلية بانها تقع ضمن ثلاثة اصناف (A, B, C) قد شكلت نسب بلغت 41.3% و 55.0% و 3.7% للأصناف الثلاث على الترتيب.

درس (Khalaf and Hassan (2016) الخصائص الهيدرولوجية لتسعة مواقع ضمن هضبة كربلاء- النجف، وبمساحة 134.6 كم². اذ تراوحت قيم نفاذية التربة بين 0.44 الى 11.62 م.يوم⁻¹، مع وجود طباقية وتغاير عمودي في صنف نسجة التربة، والتي اثرت على قيم المؤشر المقاس.

لاحظ (Naser (2016) عند دراسته لترب مشروع شنافية- ناصرية في محافظة الناصرية، سيادة صنف النفاذية المتوسطة السرعة بنسبة 58.5% من مواقع الفحص البالغة 227 موقع، بينما لم تتجاوز نسبة 1% الاصناف البطيئة والبطيئة جداً، وان معدل النفاذية لترب المشروع كانت بين 0.04 الى 3.70 م.يوم⁻¹، وان عمق الماء الارضي في المشروع قد تراوح بين 0.6 الى اكثر من 5.0 م، انعكس ذلك بشكل واضح في حساب المسافات ما بين المبالز، اذ تراوحت بين 36 الى 145 م.

لذا تهدف هذه الدراسة الى تحديد بعض الصفات الهيدرولوجية لمنطقة جنوب بحر النجف وحساب المسافات بين المبالز الحقلية عند اجراء عمليات الاستصلاح لأراضي المنطقة مستقبلاً.

لأمرار الماء Transmissivity، تعد عاملاً رئيسياً في حسابات معدلات البزل المختلفة.

استخدمت معادلة Simplified Ernist-Hooghoudt لحساب المسافات بين المبالز الحقلية للمنطقة والواردة في (Naser, 2016)، على أساس بان عمق الطبقة الصماء Impermeable layer على عمق 5.0 م عن سطح التربة وفق الصيغة الآتية:

$$L = L_0 - C \dots \dots \dots (1)$$

اذ ان:

L = المسافة بين مبالزين حقلين (م)
 L_0 = المسافة بين مبالزين حقلين معتمد على حركة الماء الأفقية فقط (م)
 C = معامل معاوقة الحركة الشعاعية للماء (م)
 1. لطبقات التربة المتماثلة قيم النفاذية تحت الميزل الحقلية او اقل من 0.1 من قيمها ويتم حساب مؤشرات المعادلة كما يلي:

$$L_0 = (8KD h/q)^{1/2} \dots \dots \dots (2)$$

$$C = D_2 \ln \frac{D_2}{u} \dots \dots \dots (3)$$

اذ ان :

KD = مجموع حاصل ضرب نفاذية التربة K في عمقها D للأعماق الثلاث المدروسة م². يوم⁻¹.
 h = ارتفاع الماء الارضي فوق مستوى الميزل في منتصف المسافة بين مبالزين (0.5 م) (المرغوب).
 q = معدل سرعة تصريف الميزل الحقلية لوحدة مساحة سطح لوحدة زمن = 0.003 م . يوم⁻¹.
 D_2 = سمك طبقة التربة تحت مستوى البزل = 1.5 م.
 u = الجزء المبطل من الميزل = 0.314 م.
 L_n = اللوغاريتم الطبيعي.

2. في حالة كون قيم النفاذية K_2 و K_3 مختلفة تحت الميزل الحقلية، يتم حساب مؤشرات المعادلة (1) كما يلي:

$$C = KD/K_2 \ln aD_2/u \dots \dots \dots (4)$$

اذ ان:

K_2 = نفاذية التربة للعمق الثاني 3.5 م تحت الميزل الحقلية م . يوم⁻¹.
 a = معامل يستخرج من خطوط بيانية للحركة الشعاعية للماء بدلالة K_3/K_2 و D_3/D_2

تم قياس سرعة غيض الماء بطريقة الاسطوانات المزدوجة Double rings method (وحسب الطريقة الواردة في (S.O.L.R 1982) في ستة مواقع ممثلة لتحت مجاميع الترب السائدة في المنطقة غير مستغلة زراعياً وقد استخدمت (معادلة كوستياكوف) والواردة في (Thabit et al., 2014) لحساب غيض الماء التجميعي (D) وكما يلي:

$$D = CT^m \dots \dots \dots (5)$$

ومنها تم استخراج المؤشرات التالية لغيض الماء :

1- معدل غيض الماء Infiltration rate average (Iav.)

$$I_{av.} = CT^{m-1} \dots \dots \dots (6)$$

2- معدل غيض الماء الآني Initial infiltration rate (Iins.)

$$I_{ins.} = m CT^{m-1} \dots \dots \dots (7)$$

3- معدل سرعة غيض الماء الاساس Basic infiltration rate (Ibas.)

$$t = 10(1-m) \dots \dots \dots (8)$$

رسمت العلاقات اعلاه لغيض الماء انفة الذكر في ورق لوغارتمي ، وتم تصنيف سرعة غيض الماء الاساس استناداً الى المعايير الواردة في (SOLR, 1982) (الجدول، 2).
 حللت النتائج احصائياً وفق تصميم القطاعات العشوائية التامة (CRBD).

جدول 2. تصنيف معدل الغيض الاساس basic infiltration rate .

Basic infiltration rate (cm/hour)	Infiltration rate class	Class symbol
Less than 0.1	Very slow	1
0.1 – 0.5	Slow	2
0.5 – 2.0	Moderately slow	3
2.0 – 6.25	Moderate	4
6.25 – 12.75	Moderately rapid	5
12.75 – 24.5	Rapid	6
More than 24.5	Very rapid	7

لكل موقع قياس، اذ يتضح من الجدول بان قيم القياسات الحقلية لنفاذية التربة قد تراوحت قيم K_1 بين (0.30 الى 4.60 م. يوم⁻¹)، و K_2 (0.55 الى

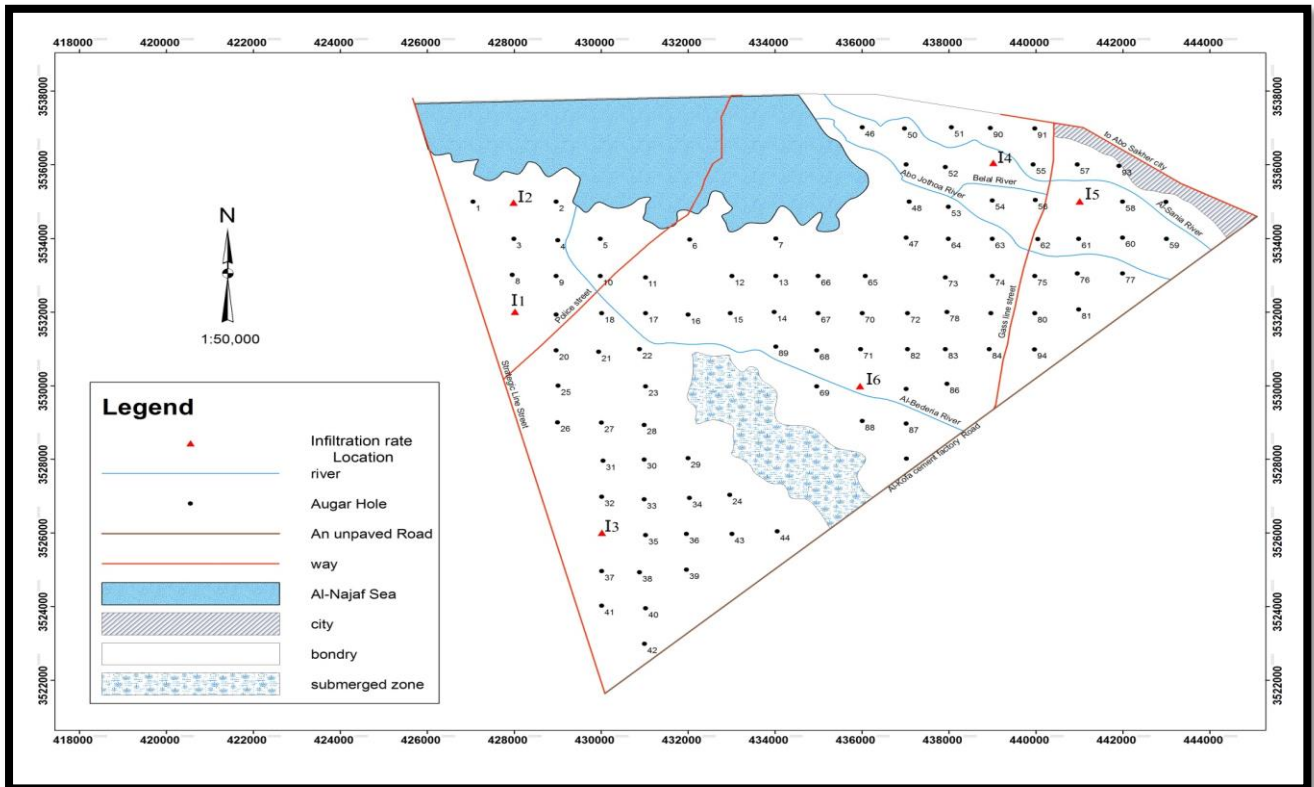
النتائج والمناقشة 1. نفاذية التربة

توضح نتائج جدول 3 القياسات الحقلية لنفاذية التربة وأصنافها ومواقعها وعمق الماء الارضي

4.57 م.يوم⁻¹)، بينما K3 (1.08 الى 4.71 م.يوم⁻¹). اما المعدل لقيم هذه الصفة لكل موقع فقد تراوحت بين (0.65 الى 4.60 م.يوم⁻¹)، وهذا يتفق مع ما لاحظته (Al-Harran، 1970) لقيم هذه الصفة الهيدرولوجية، وان هذا التغير المسجل في قيمها يعزى بالدرجة الاولى الى تباين صنف النسجة والكثافة الظاهرية والحقيقية للتربة ومحتوى التربة من الجبس ومستوى الماء الارضي وعمق الطبقة الصماء.

اما من حيث تصنيف نفاذية التربة فقد اوضحت نتائج جدول 3 بان صنف نفاذية التربة وحسب تصنيف (S.O.L.R، 1982) لمنطقة الدراسة قد تراوحت بين الصنف الثالث والصنف السادس (متوسطة البطئ والسريعة) (الجدول، 1)، مع وجود سيادة واضحة بالنسبة للصنف الرابع والخامس (المتوسطة والمتوسطة السريعة) وبنسبة شكلت 91.5% من مواقع الفحص، وهذا يتفق مع ما لاحظته (Katie and Majid (2013) عند دراستهم للترب الجبسية في مزرعة فدك(محافظة النجف الاشرف)، اذ وجدا سيادة للصنفين (المتوسطة والمتوسطة السريعة). ويتضح من الشكل 2 بان قيم معامل الاختلاف (C.V) لقيم نفاذية التربة K1,K2,K3 قد تراوحت بين (9.28 و11.31) مما يشير الى وجود تباين قليل في قيم قياسات النفاذية للتربة بين مواقع الفحص ضمن المنطقة.

يلاحظ من الشكل 3 وجود فروق معنوية بين الوحدات الفيزيوجرافية من حيث معدل نفاذية التربة للماء، اذ سجل اعلى معدل ضمن الوحدة الفيزيوجرافية RL بلغت (2.04 م.يوم⁻¹) بينما سجلت اقل قيم لهذه الصفة عند وحدتين الفيزيوجرافية IL وSD بلغت كمعدل (1.455 م.يوم⁻¹)، وان هذا التباين يعود بالاساس الى تباين اصناف النسجة اضافة الى الملوحة ومحتوى التربة من الجبس بتباين الموقع الفيزيوجرافي لموقع الفحص (Al-Harran، 1970).

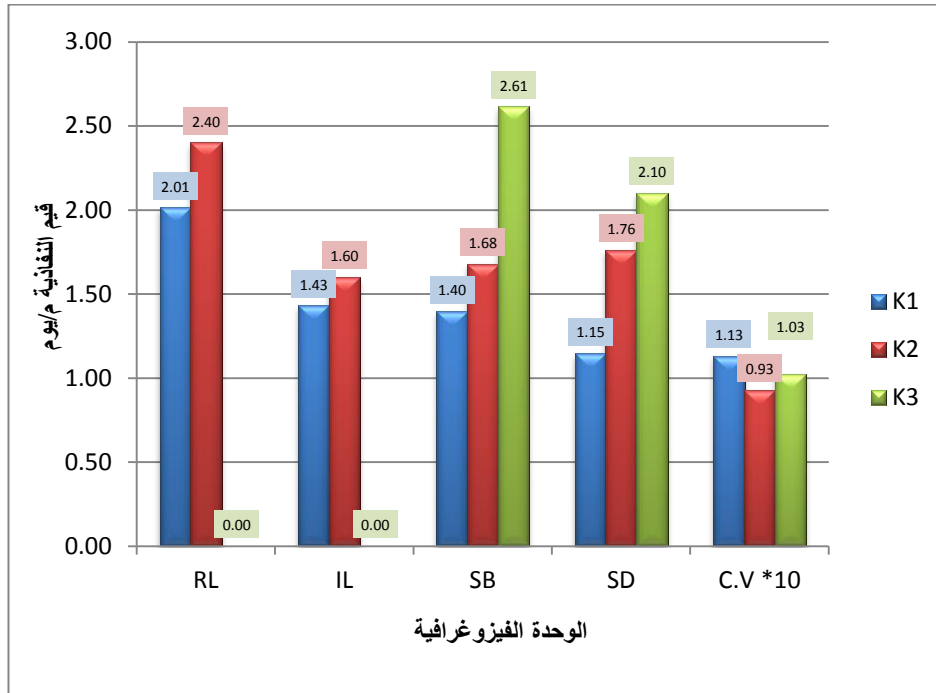


شكل 1 مواقع الفحص المتكاثرة ومواقع قياس سرعة الغيظ ضمن منطقة الدراسة.

الجدول (3) القياسات الحقلية لنفاذية التربة للماء واصنافها وعمق الماء الارضي في مواقع الفحص ضمن
الوحدات
الفيزيوجرافية المشخصة في منطقة الدراسة.

Physio. unit	Augar No.	K1	K2	K3	Average K	Class*	GW	Physio. unit	Augar No.	K1	K2	K3	Average K	Class*	GW(m)
		m.day ⁻¹								m.day ⁻¹					
River Levee RL	37	1.40	L	L	1.40	4	2.08	Silted basin SB	71	0.65	S	S	0.65	4	1.49
	38	1.50	G	G	1.50	5	2.24		72	0.80	S	S	0.80	4	1.30
	39	2.20	G	G	2.20	5	2.18		73	0.92	1.20	1.76	1.29	4	1.39
	40	0.80	G	G	0.80	4	2.20		75	0.35	1.26	1.78	1.13	4	1.54
	41	1.10	G	G	1.10	4	2.10		76	0.80	1.05	1.74	1.20	4	1.67
	42	0.80	1.86	G	1.33	4	2.28		77	1.30	1.00	S	1.15	4	1.56
	50	0.90	1.47	S	1.19	4	1.77		78	0.40	1.11	1.71	1.07	4	1.62
	51	1.10	0.70	S	0.90	4	1.84		79	0.40	1.14	S	0.77	4	1.54
	90	1.65	S	S	1.65	5	2.10		80	0.40	0.95	1.39	0.91	4	1.47
	91	4.20	S	S	4.20	6	2.04		81	0.40	0.55	1.08	0.68	4	1.58
	92	4.20	3.40	S	3.80	6	1.97		82	0.40	0.55	S	0.48	3	1.45
	93	4.30	4.57	S	4.44	6	2.14		83	4.60	S	S	4.60	6	1.43
Irrigation levee IL	26	1.05	L	L	1.05	4	1.86	84	0.40	2.45	S	1.43	4	1.52	
	31	1.30	L	L	1.30	4	1.88	85	0.60	2.45	S	1.53	5	1.50	
	32	1.40	1.6	G	1.50	5	1.78	86	1.50	2.55	S	2.03	5	1.66	
	35	1.30	G	G	1.30	4	2.12	87	1.25	1.14	S	1.20	4	1.72	
	36	2.10	G	G	2.10	5	1.90	88	1.70	1.52	2.46	1.89	5	1.55	
Silted basin SB	8	1.80	L	L	1.80	5	1.35	94	4.30	S	S	4.30	6	1.40	
	9	1.12	L	L	1.12	4	1.44	1	1.38	L	L	1.38	4	1.12	
	15	1.27	1.83	3.28	2.13	5	1.70	2	0.80	G	G	0.80	4	1.10	
	16	0.87	1.93	2.84	1.88	5	1.55	3	1.03	1.80	G	1.42	4	1.44	
	17	2.60	1.64	G	2.12	5	1.64	4	0.80	1.50	G	1.15	4	1.18	
	19	1.50	2.08	G	1.79	5	1.64	5	1.03	L	L	1.03	4	1.40	
	20	1.97	2.36	3.43	2.59	5	1.61	6	0.84	L	L	0.84	4	1.32	
	21	1.30	G	G	1.30	4	1.59	7	1.85	3.30	S	2.58	5	1.22	
	22	1.70	2.17	3.42	2.43	5	1.58	10	2.80	2.70	G	2.75	5	1.52	
	23	4.60	2.26	4.15	3.67	6	1.48	11	2.90	2.60	G	2.75	5	1.63	
	24	0.80	3.45	4.71	2.99	5	1.60	12	1.05	3.10	G	2.08	5	1.54	
	25	1.45	3.23	5.16	3.28	6	1.52	13	1.50	G	G	1.50	5	1.42	
	27	1.27	1.50	L	1.39	4	1.84	14	1.47	2.48	G	1.98	5	1.45	
	28	2.70	1.71	2.89	2.43	5	1.77	18	1.10	2.15	3.09	2.11	5	1.51	
	29	1.10	G	G	1.10	4	1.68	46	0.70	1.98	S	1.34	4	1.13	
	30	2.80	L	L	2.80	5	1.70	47	2.60	1.45	S	2.03	5	1.08	
	33	1.30	G	G	1.30	4	1.82	48	0.32	2.00	G	1.16	4	1.21	
	34	0.70	G	G	0.70	4	1.64	49	0.32	1.65	2.69	1.55	5	1.27	
	43	1.85	1.23	2.52	1.87	5	1.78	52	1.10	1.05	G	1.08	4	1.43	
	44	1.40	1.70	1.73	1.61	5	1.58	53	0.65	G	G	0.65	4	1.50	
	45	1.10	1.84	S	1.47	4	1.52	54	0.34	1.30	S	0.82	4	1.52	
	55	1.40	0.95	1.75	1.37	4	1.50	56	1.24	1.09	S	1.17	4	1.46	
	57	1.55	S	S	1.55	5	1.64	63	0.42	1.57	S	1.00	4	1.36	
	58	1.10	1.90	S	1.50	5	1.52	64	1.20	G	G	1.20	4	1.29	
	59	1.70	1.77	S	1.74	5	1.60	65	0.30	0.99	1.40	0.90	4	1.24	
	60	2.10	1.98	3.14	2.41	5	1.59	66	0.90	0.87	1.55	1.11	4	1.15	
	61	0.80	2.23	3.31	2.11	5	1.55	67	0.75	1.09	1.50	1.11	4	1.25	
	62	0.55	G	G	0.55	4	1.55	70	1.20	0.99	1.76	1.32	4	1.34	
	68	0.92	0.89	1.66	1.16	4	1.45	74	1.05	1.08	1.86	1.33	4	1.28	
	69	0.50	1.17	1.60	1.09	4	1.52	89	1.62	2.02	2.96	2.20	5	1.21	

* Soil infiltration class:(3)Moderately slow (4) Moderate (5)Moderately Rapid (6) Rapid



شكل 2. معدل قيم نفاذية التربة للماء لإعماق التربة الثلاث ضمن الوحدات الفيزيوجرافية المشخصة في منطقة الدراسة.

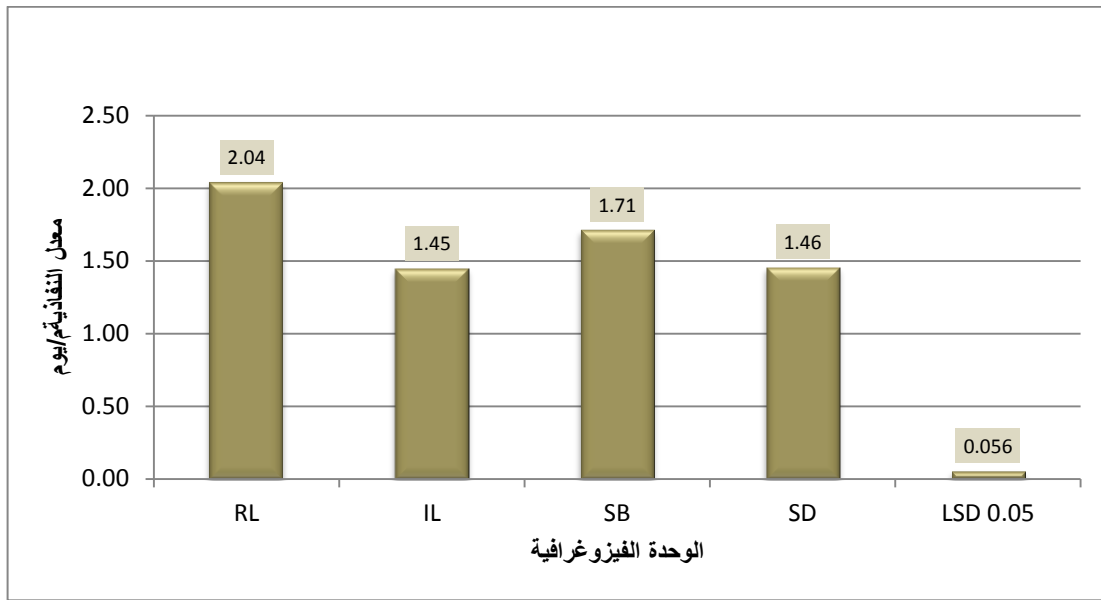
2. عمق الماء الارضي

يتضح من نتائج الجدول (5) بان قيم المسافات ما بين المبالز قد تراوحت بين (47 الى 140م). اذ سجلت الوحدة الفيزيوجرافية RL بين (59-140م) وبمعدل 101م، اما الوحدة الفيزيوجرافية IL فقد تراوحت قيمها بين (91-116م) وبمعدل 104م، اما الوحدة الفيزيوجرافية SB فقد تراوحت قيمها بين (47-124 م) وبمعدل 88م، في حين كانت المسافات ما بين المبالز المحسوبة عند الوحدة الفيزيوجرافية SD بين (63- 119م) وبمعدل 85م. مما يظهر ضرورة اخذ الموقع الفيزيوجرافي بنظر الاعتبار عند تصميم شبكات المبالز بالمنطقة وتقليل المسافات بينها في الودعتين الفيزيوجرافيتين SB و SD. وعند الرجوع الى توصيات المركز الوطني لإدارة الموارد المائية - قسم الدراسات البيئية (وزارة الموارد المائية) والخاصة بهذه الحسابات يتضح لدينا وجود الاصناف (A, B, C) وكما موضح في الشكل (6)، مع وجود سيادة للصنف B (75م) وبنسبة 60.14%، بينما سجل الصنف A (100م) وبنسبة 7.86% وكما موضح في الجدول (6)، ويعزى ذلك الى طبيعة المنظور الارضي للمنطقة وسيادة المناطق المنخفضة جيومورفولوجيا والتي تتطلب تقليل المسافات ما بين المبالز للسيطرة على خطورة ارتفاع منسوب الماء الارضي وتأثيره السلبي على المحاصيل المزروعة

من خلال نتائج جدول 3 يتبين بان اعماق الماء الارضي في منطقة الدراسة قد تراوحت بين 1.08 الى 2.24 م ، ويوضح شكل 4 توزيع أعماق الماء الارضي في المنطقة، وحسب التحليل الكارتوكرافي للخريطة الخاصة بهذا المؤشر الهيدرولوجي (الجدول،4). اتضح بان السيادة كانت للعمق (1.50- 1.75م) وبنسبة بلغت (34.81%) يليها العمق (>1.25 م) وبنسب (24.55%) ، بينما سجل العمق (1.75- 2.00م) اقل نسبة من مساحة المنطقة بلغت (9.20%). وان سبب هذا التباين في عمق الماء الارضي يعود بالدرجة الاولى الى الموقع الفيزيوجرافي لموقع الفحص اضافة الى التأثير الواضح لبحر النجف في قيم هذا المؤشر الهيدرولوجي. وقد جاءت نتائج قياسات اعماق الماء الارضي متوافقة مع ما لاحظته Katie and Majid (2013) عند دراستهم لبعض الترب الجافة في محافظة النجف. وان دراسة التحليل الاحصائي لعمق الماء الارضي بتغاير الموقع الفيزيوجرافي قد اظهر وجود فروق عالية المعنوية بين الوحدات الفيزيوجرافية وكما موضح في شكل 5 ، اذ اظهرت الوحدة الفيزيوجرافية RL اعلى معدل عمق للماء الارضي بلغ 2.08م في حين ان اقل عمق للماء الارضي كان عند الوحدة الفيزيوجرافية SD بلغ 1.33م مما

يشير الى تأثير المنظور الارضي والموقع الفيزيوجرافي في هذه الصفة.

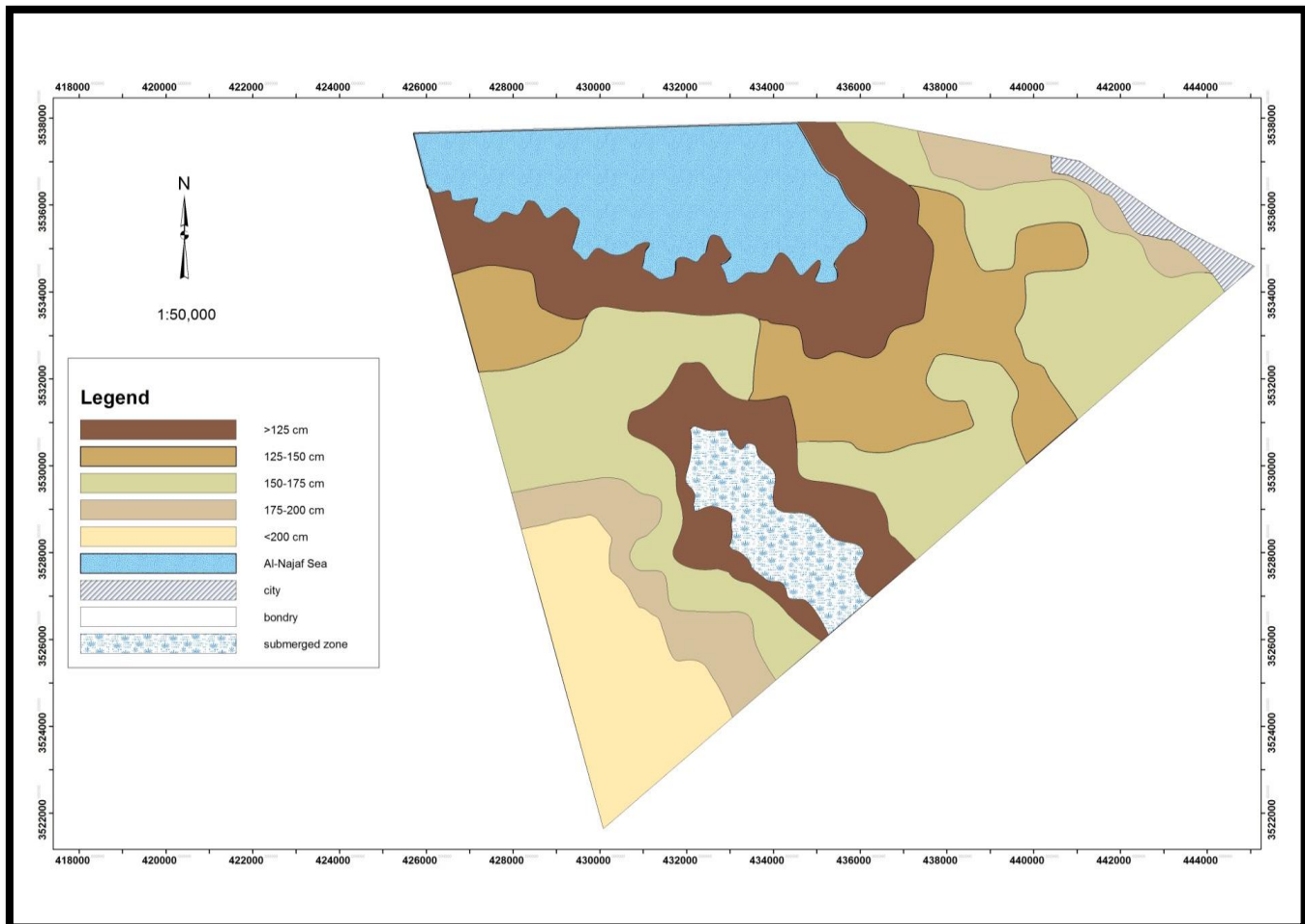
3. احتساب المسافات بين المبالز



شكل 3. معدل قيم نفاذية التربة للماء ضمن الوحدات الفيزيوجرافية المشخصة في منطقة الدراسة.

جدول 4. التحليل الكارتوكرافي لخريطة توزيع اعماق الماء الارضي في المنطقة.

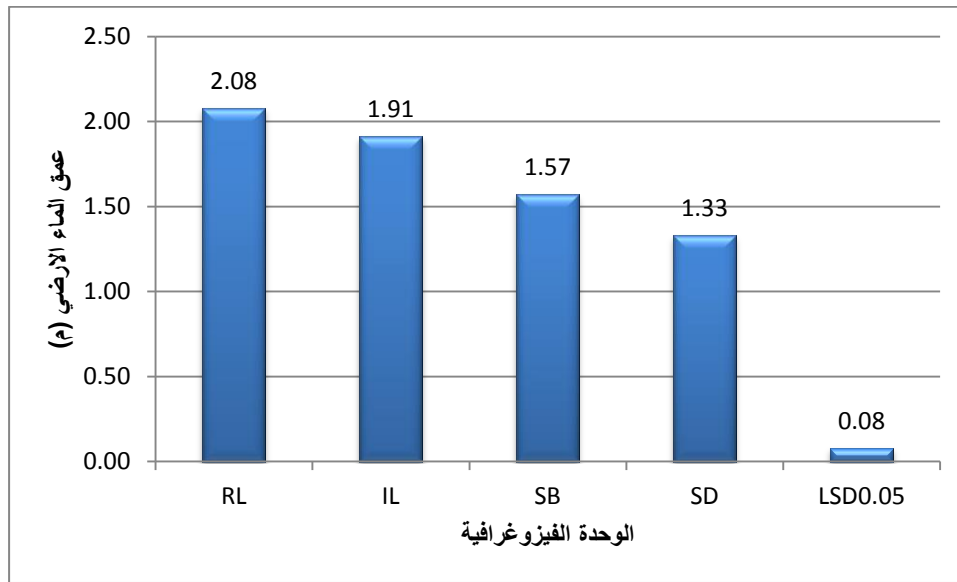
اعماق مستوى الماء الارضي (م)	المساحة بالهكتار	نسبة ما تشغله من منطقة الدراسة %
<1.25	3326.94	24.55
1.25-1.50	2626.02	19.38
1.50-1.75	4716.55	34.81
1.75-2.00	1247.15	9.20
>2.00	1633.34	12.05



الجدول (5) قيم المسافات ما بين المبالز الحقلية المحسوبة (م) الوحدات الفيزوغرافية المشخصة في المنطقة

Physiography unit	Augar No.	DS	Physiography unit	Augar No.	DS	
RL	37	94	SB	71	71	
	38	101		72	70	
	39	105		73	72	
	40	102		75	72	
	41	98		76	69	
	42	90		77	68	
	50	79		78	69	
	51	59		79	69	
	90	100		80	63	
	91	111		81	48	
	92	132		82	47	
	93	140		83	57	
	IL	26		116	84	99
31		114	85	106		
32		107	86	105		
35		91	87	78		
36		92	88	85		
SB	8	93	94	115		
	9	114	1	78		
	15	95	2	75		
	16	92	3	75		
	17	93	4	69		
	19	100	5	85		
	20	105	6	78		
	21	100	7	107		
	22	102	10	113		
	23	113	11	115		
	24	123	12	119		
	25	124	13	119		
	27	89	14	108		
	28	93	18	98		
	29	101	46	92		
	30	109	47	89		
	33	106	48	91		
	34	96	49	86		
	43	80	52	69		
	44	82	53	77		
	45	92	54	74		
	55	68	56	71		
	57	81	63	82		
	58	91	64	63		
	59	93	65	63		
	60	98	66	63		
	61	100	67	67		
	62	96	70	68		
	68	64	74	71		
	69	69	89	96		

• DS = المسافة بين المبالز (متر)



شكل 5. معدل قيم عمق الماء الأرضي ضمن الوحدات الفيزيوجرافية المشخصة في منطقة الدراسة.

الجدول (6) اصناف المسافات ما بين المبارز ونسبة ما تشغله من منطقة الدراسة.

النسبة ما تشغله من منطقة الدراسة (%)	المساحة بالهكتار	المسافة بين مبرزين (م)	الصف
7.86	4335.63	100	A
60.14	8149.16	75	B
32.00	1065.21	50	C

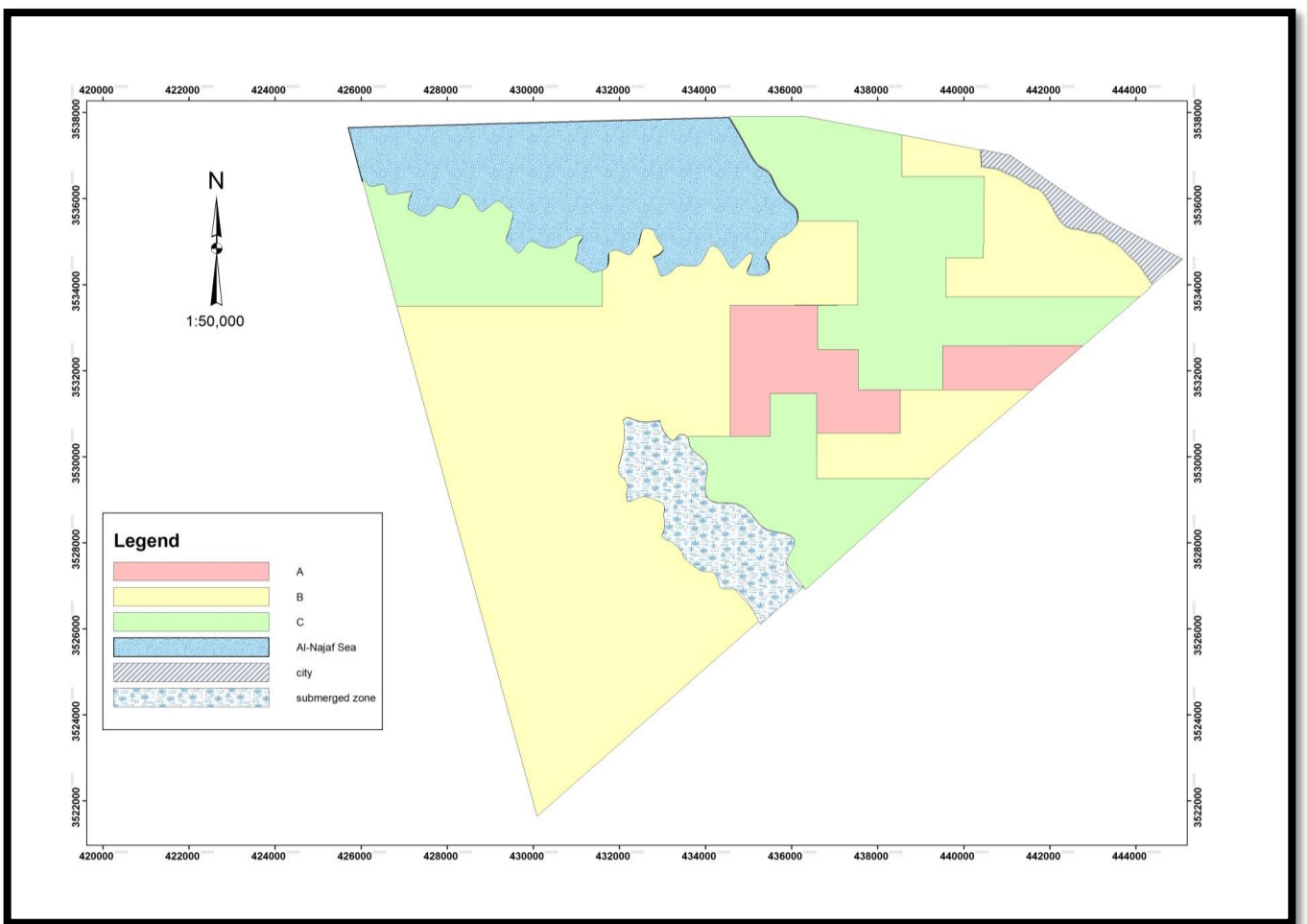
الى المتوسطة السريعة. اذ سجل اقل قيمة لسرعة الغيض 0.18 سم.ساعة⁻¹ عند I1، بينما اعلى قيمة 8.50 سم.ساعة⁻¹ عند I6 (جدول 7). وان التغيرات المسجل في قيم هذه الصفة الهيدرولوجية تعود بالاساس الى تباين نسجة الطبقة السطحية.

4. سرعة غيض الماء

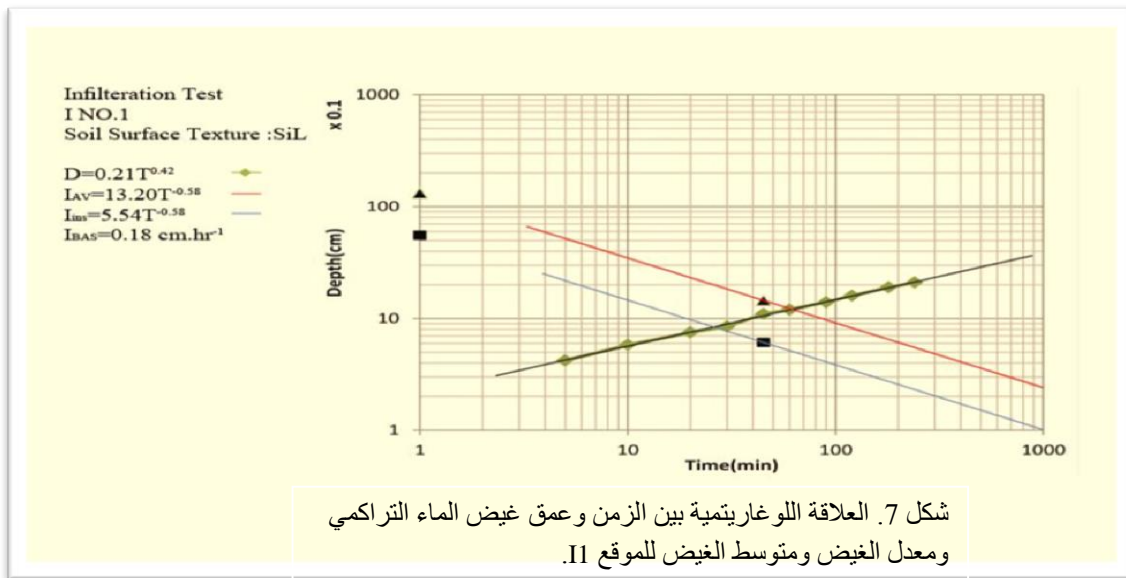
ان رسم العلاقة بين الزمن وعمق غيض الماء في التربة للمواقع المنتخبة حسب المجاميع تحت العظمى المصنفة في المنطقة (الاشكال، 7-12) اذ تراوحت بين 0.18- 8.50 سم.ساعة⁻¹، وتصنيفيا وفق جدول 2 كانت بين الصف البطيئة السرعة

جدول 7. سرعة غيض الماء الاساس واصنافها للمواقع المنتخبة للقياس .

I No.	Sub great group	Basic Inf. Rate cm.hr ⁻¹ .	Class	Texture of surface soil
I1	Typic Haplogypsis	0.18	Slow	SiL
I2	Leptic Haplogypsis	3.36	Moderate	L
I3	Typic Calcigypsis	0.19	Slow	SCL
I4	Typic Torrifluent	0.81	Moderately Slow	SiL
I5	Gypsi Aquisalids	0.83	Moderately Slow	SiCL
I6	Typic Aquisalids	8.50	Moderately rapid	S



شكل 6. توزيع اصناف المسافات ما بين المبازل ضمن منطقة الدراسة.



شكل 7. العلاقة اللوغاريتمية بين الزمن وعمق غيض الماء التراكمي ومعدل الغيض ومتوسط الغيض للموقع II.

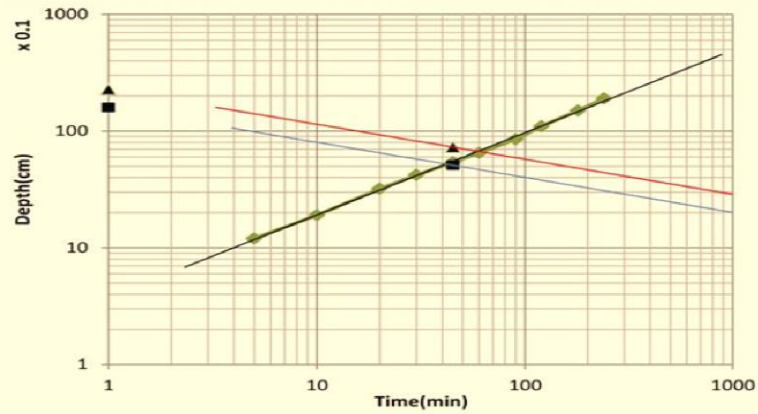
Infiltration Test
I NO.2
Soil Surface Texture :L

$$D=0.38T^{0.70}$$

$$I_{AV}=22.8T^{-0.30}$$

$$I_{ms}=15.96T^{-0.30}$$

$$I_{BAS}=3.36 \text{ cm.hr}^{-1}$$



شكل 8. العلاقة اللوغاريتمية بين الزمن وعمق غيض الماء التراكمي ومعدل الغيـض ومتوسط الغيـض للموقع للموقع I2

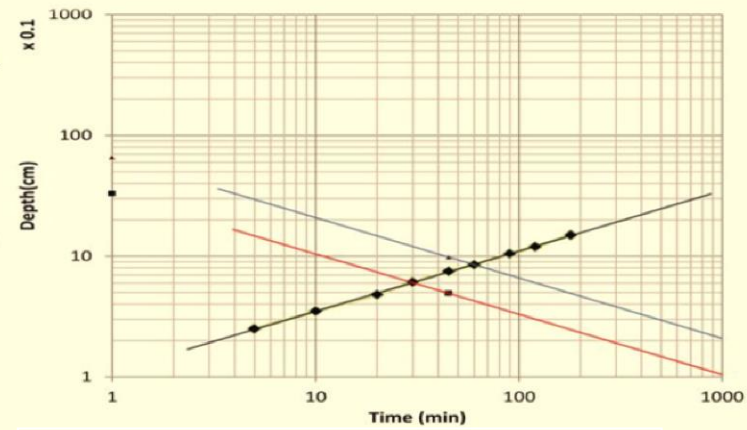
Infiltration Test
I NO.3
Soil Surface Texture :SCL

$$D=0.11T^{0.50}$$

$$I_{AV}=6.61T^{-0.50}$$

$$I_{ms}=3.32T^{-0.50}$$

$$I_{BAS}=0.19 \text{ cm.hr}^{-1}$$



شكل 9. العلاقة اللوغاريتمية بين الزمن وعمق غيض الماء التراكمي ومعدل الغيـض ومتوسط الغيـض للموقع للموقع I3

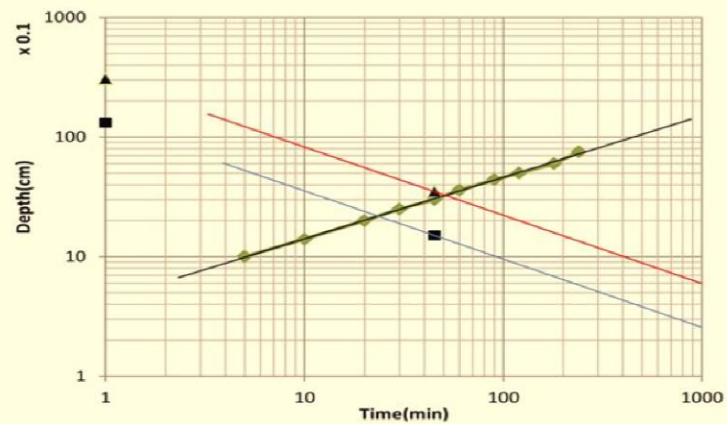
Infiltration Test
I NO.4
Soil Surface Texture :SiL

$$D=0.43T^{0.51}$$

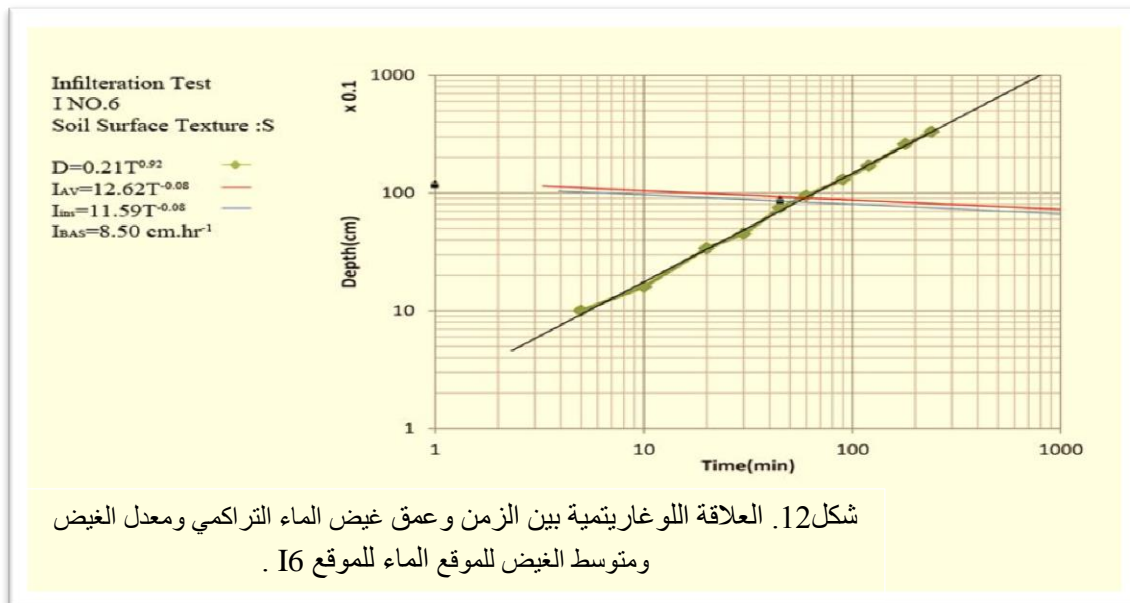
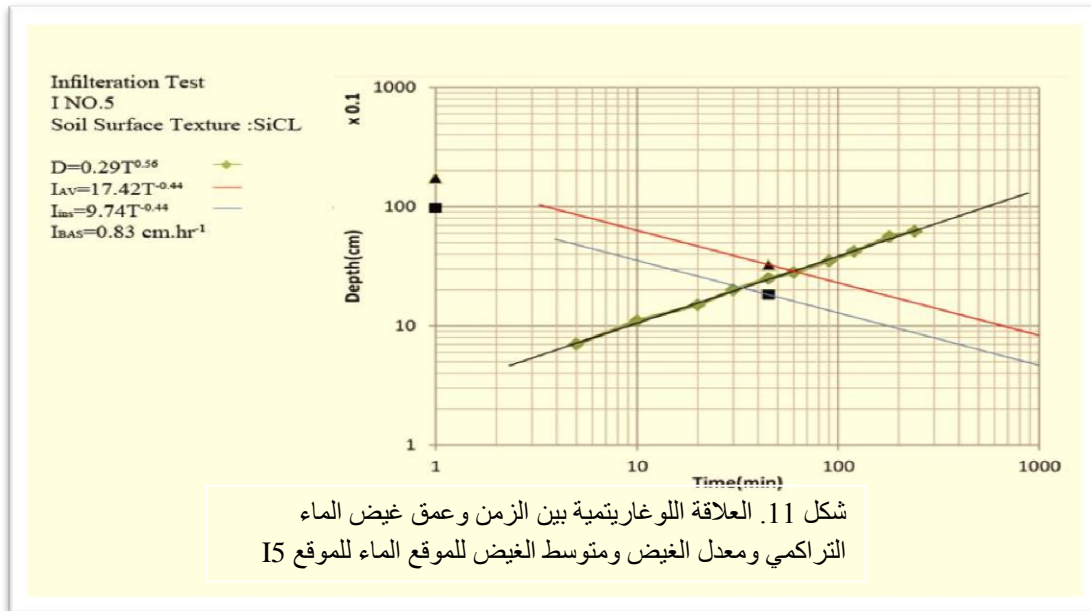
$$I_{AV}=30.22T^{-0.49}$$

$$I_{ms}=13.14T^{-0.49}$$

$$I_{BAS}=0.81 \text{ cm.hr}^{-1}$$



شكل 10. العلاقة اللوغاريتمية بين الزمن وعمق غيض الماء التراكمي ومعدل الغيـض ومتوسط الغيـض للموقع للموقع I4



- Bittelli, M.,G. S. Campbell and F.Tomei,** 2015. Soil Physics with Python: Transport in the Soil-Plant-Atmosphere System 1st Edition, Kindle Edition. Oxford,212p.
- Deck, J. H.,** 2010.Hydraulic conductivity, infiltration, and runoff from No-Till and Tilled cropland. Ms.c. Thesis. *College of Agriculture - University of Nebraska.*
- Elias, R. M. and H. K. Aziz,** 2011. Soil Survey and Hydrological Investigation of Ghadari Project (Phase III) - Anbar Governorate. *Ministry of Water Resources - National Center for Water Resource Management (Department of Environmental Studies).*

المصادر

- Al-Muzaffar, M. A.,** 2017. Najaf Sea originated with its historical characteristics, its importance. The Internet dalthofafar@gmail.com.
- Aziz, H. K., A. N. Mohammed, S. A. Mohammed, N. Jassem and M. Hamid,** 1994. Shatt Al Arab Project. *Ministry of Irrigation - Research Center for Water Resources and Soil (Soil Investigation Department).*
- Bertrand,A.R.,**1965.Rate of water intake in the field. In: Method of soil analysis. (Ed.C.A.Black).*Am.Soc.Agr.Monogr.9 , Part I, Ch. 12, 197-209.*

Center for Water Resources Management Environmental Studies Department /Soil Survey & Hydrological Investigation Section.

S.O.L.R., 1982. Specification for soil surveys and Hydrological investigations in Iraq. *General Establishment for design and Research. Selma Press, Baghdad, Iraq.*

Thabit, J. M., A. I. Al-Yasi, and A.N. Al-Shemmari, 2014. Estimation of hydraulic parameters and porosity from geoelectrical properties for fractured rock aquifer in middle dammam formation at bahr Al-Najaf basin, Iraq. *Iraqi Bulletin of Geology and Mining Vol.10, No.2, p 41 – 57. Papers of the Scientific Geological Conference Part 1.*

Van Beers , W.F.J., 1970. The auger hole method . Bull . No.1, *International Inst .for Land Reclamation and Improvement , Wageningen , P.32.*

Zaidan, Ahammed and Khalil Ibrahim Majeed, 2011. Hydrological characteristics of soil immortality project - Maysan province. Ministry of Water Resources - National Center for Water Resources Management - Department of Environmental Studies.

Jafar, M. H., 2013. Project Shatt al-Arab and West Qurna. *Ministry of Water Resources - National Center for Water Resource Management (Department of Environmental Studies).*

Khalaf, R. M. and W. H. Hassan, 2016. Estimation the hydrogeological characteristics of Al-Dammam confined aquifer in the west and southwest of Karbala city, Iraq. *Journal of Babylon University, Engineering Sciences, Vol.22, No.1: 201-217.*

Katie, H. H. and K. I. Majid, 2013. Soil survey and hydrological investigation project Fadak Farm (the holy upper threshold) Najaf Al Ashraf. *Ministry of Water Resources – Center National Water Resource Management - Department of Environmental Studies.*

Majid, K. I. and H. H. Falah (2014). Project of Ayman Al-Kamaliyya / Re-Husseiniya - Karbala Holy Province. *Ministry of Water Resources - National Center for Water Resources Management - Department of Environmental Studies.*

Naser, B. T., 2016. Semi Detail Soil Survey and Hydrological Investigation of Shanafiya - Nasiriya Irrigation Project. *Ministry of Water Resources .National*