

* العلاقة بين امتصاصية تجمعات التربة للماء وبعض معايير البناء لترابة جبسية

فتيبة رياض عبد الوهاب و رمزي محمد شهاب

قسم علوم التربة والموارد المائية - كلية الزراعة - جامعة تكريت

المستخلص

درست العلاقة بين امتصاصية تجمعات التربة للماء وبعض معايير البناء مثل : معدل القطر الموزون (MWD) ، ومعدل القطر الهندسي (GMD) ، ونسبة التجمعات الأكبر من $250\text{ }\mu\text{m}$ (%Agg. $>250\text{ }\mu\text{m}$) في عينات مختلفة بمحتوها الجبسي . وذلك عن طريق مزج تربتان مختلفتان بمحتوهما من الجبس للحصول على محتوى جبسي بلغ 59% ، و 115% ، و 186% ، و 242% ، و 300% ، و 327% ، و 387% ، و 428% ، و 508% ، و 540% غم.كم $^{-1}$. قيس معدل الامتصاص النوعي و معايير البناء المذكورة في أعلاه باستعمال حبيبات التربة التي تتراوح اقطارها بين 4 mm و 9 mm ول نوعيتي مياه هي ماء نهر و ماء بئر .

أظهرت النتائج زيادة معنوية لقيم معايير البناء (MWD) ، و (GMD) ، و ($\mu\text{m}>250\text{ }\mu\text{m}$) (%Agg. $>250\text{ }\mu\text{m}$) مع زيادة المحتوى الجبسي، وقد بلغت قيم هذه المعايير 0.11% - 0.25% - 0.46% - 0.53% - 14.95% - 35.77% ، على التوالي و ذلك لمستويات الجبس المختلفة ، كما بلغ معامل الارتباط 0.90 و 0.92 و 0.97 للمعاملات اعلاه على التوالي لمعاملة ماء النهر . اما معاملة ماء البئر فقد بلغت قيم المعايير 0.21% - 0.34% - 0.49% - 0.57% - 17.16% - 39.95% ، وكان معامل الارتباط 0.99 و 0.98 و 0.98 على التوالي . وكانت الزيادة اكبر عند المعاملة بمياه البئر مقارنة مع مياه النهر. اما معدل الامتصاص النوعي فلم يأخذ اتجاهًا معيناً بزيادة محتوى الجبس والتغير في معايير البناء ، إذ كان هناك ارتفاع وانخفاض في معدل الامتصاص النوعي ولكلا نوعيتي المياه.

* جزء من رسالة الماجستير للباحث الأول

المقدمة

بعد بناء التربة من أهم الخصائص الحركية التي تؤثر في امتصاص وحركة الماء في التربة، وان لمكونات التربة المختلفة ولنوعية المياه المستعملة في الري تأثير في ثباتية هذا البناء وبالتالي في الخصائص الفيزيائية للتربة . ويشكل الجبس احد اهم مكونات التربة الجبسية ، فوجوده يؤثر في خصائص هذه التربة . وبالتالي تتأثر كلًا من معايير البناء والامتصاصية لتجمعات التربة للماء . فقد وجد دوغرامه جي وآخرون (1994) ان زيادة محتوى الجبس ادى الى زيادة معدل الامتصاص النوعي للماء ، إذ بلغت اقصى قيمة لها عندما تراوحت نسبة الجبس بين 256% و 300% غم.كم $^{-1}$ ، بين مهدي (2005) ان قيم الامتصاصية تزداد بزيادة نسب الجبس حيث تراوحت قيم الامتصاصية بين $0.2313\text{ mm.d}^{1/2}$ للمعاملة $5\text{ mm.}\text{km}^{-1}$ جبس ، و $0.5585\text{ mm.d}^{1/2}$ للمعاملة $502\text{ mm.}\text{km}^{-1}$ جبس. كما بين الخطيب (2006) ان زيادة المحتوى الجبسي ادى الى زيادة في قيم الامتصاصية، وبلغت أعلى قيمة لها $0.7939\text{ mm.d}^{1/2}$ عند محتوى جبس $515.8\text{ mm.}\text{km}^{-1}$ جبس ، واقل قيمة لها $0.3964\text{ mm.d}^{1/2}$ عند محتوى جبس $18.3\text{ mm.}\text{km}^{-1}$ ، أي بزيادة تعادل الضعف. اما من حيث ثباتية بناء هذه الترب، فقد أشار الجنابي وآخرون (1989) الى ان زيادة الجبس بكميات قليلة يكون لها تأثير ايجابي في ثباتية التجمعات في التربة ، ولكن زيادة نسبة بكميات كبيرة كان ذا تأثير سلبي بسبب تكتل التربة وزيادة تمسكها وزيادة الخرسنة مؤثرا بذلك في نمو النبات وإنتجاه.

وللتضارب والتغير في دراسة تأثير محتوى الجبس في وصف الخصائص الفيزيائية للترابة الجبسية وخاصة ذات العلاقة بينها وحركة امتصاص الماء لتجمعاتها والذي من أهم أسبابه تباين مديات ونسب الجبس في التربة من دراسة لأخرى ، وكذلك اختلاف أحجام الببورات ودرجة تبلورها باختلاف نسب الجبس في التربة (الجنابي وآخرون ، ١٩٨٩)، ولنظراً لقلة الدراسات التي أنجزت وتضارب نتائجها ولضرورة دراسة الترب الجبسية كما هي فقد أنجزت هذه الدراسة بهدف تحديد تأثير محتوى الجبس ونوعيتي مياه (نهر وبئر) في علاقة معدل الامتصاص النوعي للتجمعات التربية ببعض معايير البناء .

المواد وطرق العمل

أخذت عينات تربة جبسية من حقل كلية الزراعة - جامعة تكريت ، الأولى ذات محتوى جبسي ٥٩ غم.كم١ والثانية ذات محتوى جبسي ٦٩٢ غم.كم١. جفت نماذج التربة هوانياً ثم طحنت ومررت من خلال منخل قطر فتحاته ٢ ملم ، خلطت التربتين للحصول على نسب جبس بمستويات مختلفة وهي ٥٩.٢ (معاملة المقارنة) و ١١٥ و ١٨٦ و ٢٤٢ و ٣٠٠ و ٣٢٧ و ٣٨٧ و ٤٢٨ و ٤٠٨ و ٥٠٨ و ٥٤٠ غم. كغم١. حضنت عينات التربة لمدة ٣٠ يوماً عند محتوى رطوبة تربة مناسبة للسعة الحقلية لإيصال التربة لحالتها الطبيعية ، جفت العينات هوانياً و نخلت بعد تكسيرها باليد عند رطوبة تربة مناسبة بمنخلين قطرات فتحاتها ٤ - ٩ ملم ، اخذ ٢٥ غم من التربة وربطت بطريقة الغمر (Flooding) ولمدة ست دقائق ، ثم وضعت فوق مجموعة من المناخل ذات قطرات ٤.٧٥ ، و ٢.٣٦ ، و ١.٠ ، و ٠.٥ ، و ٠.٢٥ ملم ، وأجريت عملية النخل الرطب (Wet Sieving Analysis) باستعمال جهاز (Yoder Machine) كما ورد في (Yoder 1936) وذكر في (Kemper 1965) ، ولمدة ست دقائق أخرى بعدها أخذت العينات الموجودة على كل منخل إلى أطباق بتري وجافت بالفرن وعلى درجة حرارة ٧٠°م ، وأجريت التجربة بواقع أربع مكررات ولنوعيتي المياه بعدها تم حساب معدل القطر الموزون (MWD) باستعمال المعادلة الآتية :

$$MWD = \frac{\sum_{i=1}^n \overline{X}_i \times W_i}{\sum_{i=1}^n W_i} \quad \dots \dots \dots \quad (1)$$

إذ ان:

$$\overline{X}_i = \text{متوسط قطرات التجمعات (ملم)} \\ W_i = \text{وزن التجمعات (غم)}$$

وصح MWD كما ورد في (1956) Youker and McGuinnes وحسب المعادلة الآتية :
 $MWD = MWDe * 0.876 - 0.079 \quad \dots \dots \dots \quad (2)$

وبحسب أيضاً معدل القطر الهندسي (GMD) والنسبة المئوية للتجمعات الأكبر من ٢٥٠ ميكرون ($\mu > 250\mu$)
 باستعمال المعادلين أدناه .

$$GMD = \exp \left[\sum_{i=1}^n W_i \log \overline{X}_i / \sum_{i=1}^n W_i \right] \quad \dots \dots \dots \quad (3)$$

$$\% Aggregate > 250\mu = \frac{\text{Mass of Aggregates} > 250\mu}{\text{Mass of Sample}} * 100 \quad \dots \dots \dots \quad (4)$$

حسب معدل الامتصاص النوعي بالطريقة التي اقترحها Al-Ani and Dudus (1988) باستعمال جهاز يتكون من قمع عليه قرص مسامي يرتبط بأنبوب مدرج ، وضع باتجاه أفقى لقياس حجم الماء الممتص من قبل تجمعات التربة مع الزمن ، إذ

استخدمت حبيبات التربة التي تتراوح قطراتها بين 4 و 9 مللم لتفثير الامتصاص النوعي للتجمعات التربية والأربع مكررات ولنوعيتي مياه نهر ومياه بذر. تخلص طريقة القياس بأخذ ستة تجمعات تربة متقاربة الأحجام ، وزنها الكلي 3 غم ، وبعد وضع طبقة من الرمل الناعم فوق الجزء المسامي للقمع ؛ لتحسين تلامس تجمعات التربة مع الماء . يصفّر الجهاز ثم توضع التجمعات الستة بسرعة على الرمل ويسجل الزمن اللازم لامتصاص كمية ثابتة من الماء لجميع المعاملات التي تم تحديدها $— 0.2$ سم 3 . أما مساحة المقطع فقد حسبت بافتراض أن تجمعات التربة عبارة عن مكعبات مثالية ، وأن امتصاص الماء يحصل من مساحة المقطع التي تساوي مساحة الأوجه الستة . واستخرج عمق الماء المنتص بقسمة حجم الماء المنتص على مساحة المقطع وبحسب الامتصاص النوعي للماء من المعادلة لذاته وكما هو موضح في الدورى (١٩٨٦) .

اذ ان :

Sw - تمثل الامتصاص النوعي المقاس من سرعة تقطيب التجمعات (سم: د^{١٢})

$$Q = \text{حجم الماء المستحسن} (\text{سم}^3)$$

a - مساحة المقطع العمودي على اتجاه حركة الماء (سم)

٤ - الزمن اللازم لامتصاص الكمية Q من الماء (نسبة)

حسب النسبة المئوية لمعادن التربة للعينات التي شخصت باستعمال الأشعة السينية الحادة (XRD) بعد طحن عينات الربة ثم نخلها عن طريق قياس المساحة تحت المنحنى (Area under curve) وبطريقة شبه كمية (semi quantitative) وفقاً لطريقة Gjemes, (1967) بالاعتماد على سمك الطبقات المعdenية (D-spacing) التي تعد صفة ثابتة لكل معدن. واجري تحليل الحبيبات بالأشعة السينية لها بمختبر علوم التربة بجامعة TEXAS A&M - الولايات المتحدة.

جدول (١) بعض الخصائص الفيزيائية والكميّاتية لترية الدراسة

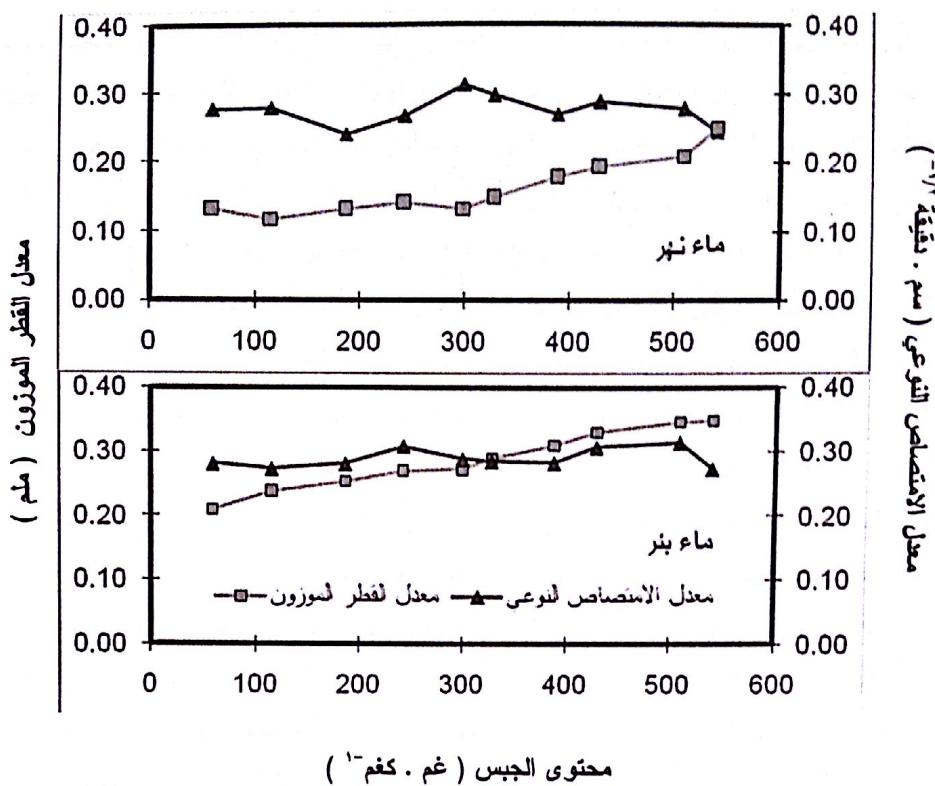
الخاصية	الأفق السطحي	الأفق تحت السطحي (الجسيمي)
النسجة	مزبحة	• _____
الرمل (غم. كغم⁻¹)	٤٤٢	• _____
الغرين (غم. كغم⁻¹)	٣٣٢	• _____
الطين (غم. كغم⁻¹)	٢٢٦	• _____
التوصيل الكهربائي (ديسيميترا م⁻¹)	١.٩٨	٢.٤٠
الأس الهيدروجيني (pH)	٧.٣٩	٧.٤٧
كربونات الكالسيوم (غم. كغم⁻¹)	٢٥٦.٠	١٤٣.٠
الجبس (غم. كغم⁻¹)	٥٩.٢	٦٩٢.٣
المادة العضوية (غم. كغم⁻¹)	١٢.٤	_____
السعدة التبادلية الكاتيونية (ستنتول. كغم⁻¹)	٦.٧٢	٤.١٤
الكالسيوم	30.04	43.66
المغنتسيوم	2.62	1.09
الصوديوم	3.90	1.70
البوتاسيوم	0.61	0.56
البيكاربونات	٢.٩٨	٢.٦٥
كلوريد	٢.١٢	٣.٥٣
كبريتات	٢٧.٦	٣٥.٨

جدول (٢) بعض الخصائص الكيميائية لمياه الدراسة

ماء بئر	ماء نهر	الوحدة	الخاصية المائية
3.42	0.42	dS.m^{-1}	الأيصالية الكهربائية (EC)
7.58	7.35	—	الأس الهيدروجيني (pH)
الإيونات الذائبة			
٢٩.٦	٢.١	mg.l^{-1} mg.l^{-1} mg.l^{-1} mg.l^{-1} mg.l^{-1} mg.l^{-1} mg.l^{-1} mg.l^{-1}	Ca^{++}
١٠٥	٢.٦		Mg^{++}
١٠٦	٠.٨		Na^{+}
٢.٣	٠.٢		K^{+}
٩.٨	١.٨		Cl^{-}
٣٥.٧	١.٧		$\text{SO}_4^{=}$
١.٧	٢.٥		HCO_3^{-}
٢٠	٠.٠		NO_3^{-}

النتائج والمناقشة

يوضح الشكل ١ العلاقة بين معدل الامتصاص النوعي ومعدل القطر الموزون (MWD) باختلاف محتوى الجس ولكلنا نوعيتي مياه النهر والبئر، إذ توضح النتائج ان قيمة معدل القطر الموزون قد ازدادت مع زيادة محتوى الجس وقد كانت الزيادة معنوية ، فقد تراوحت قيم MWD $0.13 - 0.25$ و $0.21 - 0.34$ ملم وبلغ معامل الارتباط 0.90^{**} و 0.99^{**} . لماعملتي ماء النهر وماء البئر على التوالي (جدول ٣ و٤). في حين لم تؤدي زيادة محتوى الجس الى تأثير واضح في قيم معدل الامتصاص النوعي. فقد كان هناك ارتفاع وانخفاض في معدل الامتصاص النوعي بزيادة محتوى الجس ولكلنا نوعيتي المياه . إلا ان التأثير كان اوضح في معاملة النهر، فقد تراوحت قيم الامتصاص النوعي لجموعات التربة بين 0.312 و 0.241 . س.م.د. $^{1/2}$ - في معاملة ماء النهر وكان أوطأ وأعلى امتصاص للماء عند محتوى جبس 186 و 300 غ.كغم $^{-1}$ على التوالي، بينما تراوحت قيم معدل الامتصاص النوعي في معاملة ماء البئر بين 0.273 و 0.315 س.م.د. $^{1/2}$ - ، وكان أوطأ امتصاص للماء عند محتوى جبس 115 غ.كغم $^{-1}$ وأعلى امتصاص للماء عند محتوى جبس 50.8 غ.كغم $^{-1}$. ورغم الزيادة المستمرة في قيم MWD حصل انخفاض فيه عند محتوى جبس 300 غ.كغم $^{-1}$ ، يقابلها زيادة في معدل الامتصاص النوعي عند نفس المحتوى الجسي؛ وذلك لمعاملة ماء النهر. أما عند معاملة ماء البئر فقد كان هنالك انخفاض في قيم MWD عند محتوى 300 غ.كغم $^{-1}$ لكن الزيادة في معدل الامتصاص النوعي لم تقابلها عند نفس المحتوى الجسي بل كانت عند المحتوى الذي يسبقه (242 غ.كغم $^{-1}$). كما يتضح من الشكل ١ أيضاً ان معدل الامتصاص النوعي لم يتغير كثيراً بكل من محتوى الجس أو التغير في معدل القطر الموزون إلا بعد المحتوى 50.8 غ.كغم $^{-1}$ حيث كان الانخفاض واضحاً في قيمة معدل الامتصاص النوعي (S).



شكل (١) العلاقة بين معدل القطر الموزون ومعدل الامتصاص النوعي ولنوعيتي المياه

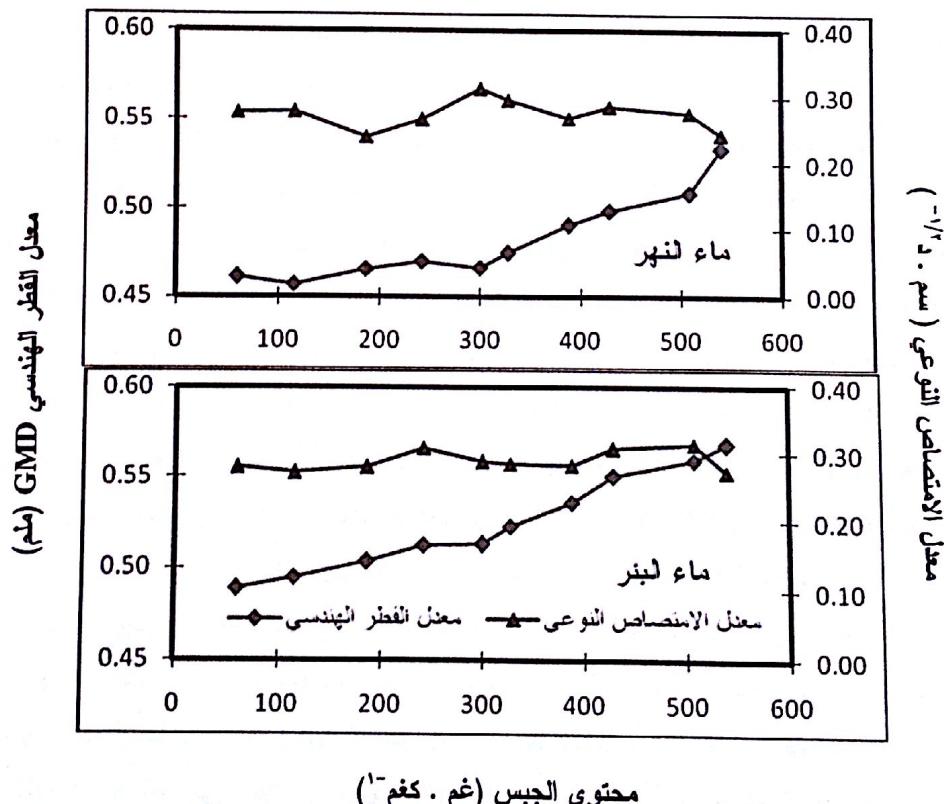
جدول (٣) معاملات الارتباط بين خصائص التربة لمعاملة ماء النهر

الخصائص المدروسة	MWD	GMD	%Agg>250μ	Sw
محتوى الجبس (Gypsum)	0.90**	0.92**	0.97**	-0.07
معدل القطر الموزون (MWD)		0.99**	0.95**	-0.33
معدل القطر الهندسي (GMD)			0.97**	-0.33
نسبة التجمعات الأكبر من $\mu 250$ Agg				-0.27
معدل الامتصاص النوعي (Sw)				

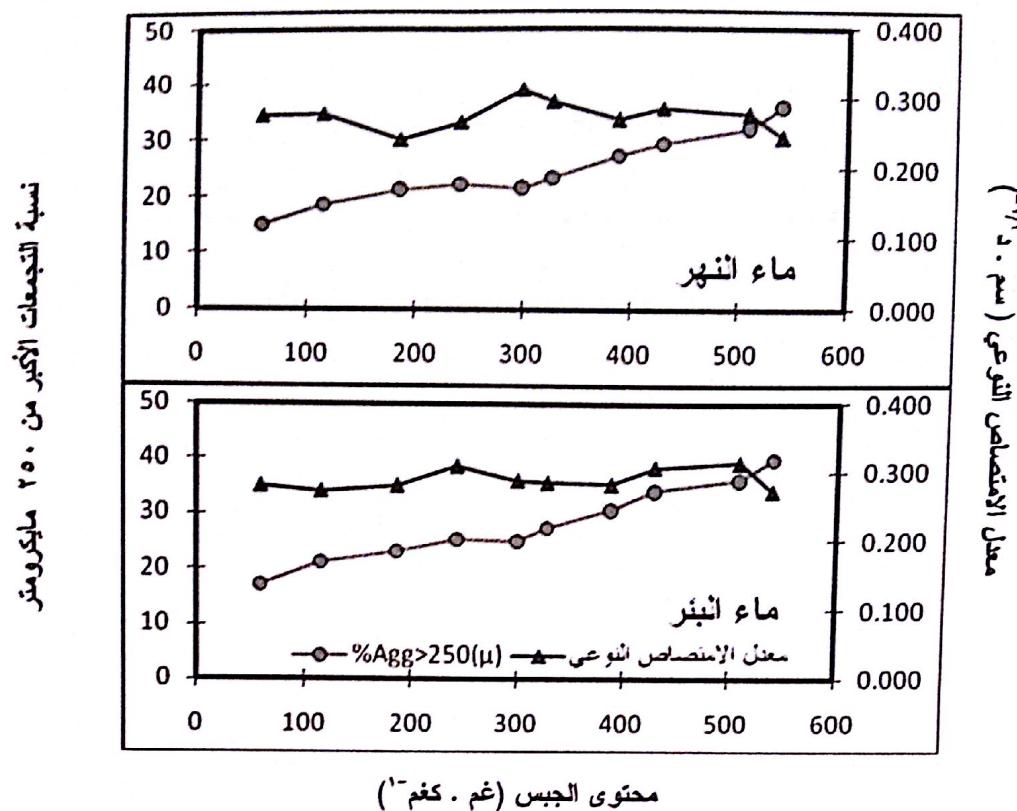
جدول (٤) معاملات الارتباط بين خصائص التربة لمعاملة ماء البتر

الخصائص المدروسة	MWD	GMD	%Agg>250μ	Sw
محتوى الجبس (Gypsum)	0.99**	0.98**	0.98**	0.38
معدل القطر الموزون (MWD)		0.99**	0.99**	0.42
معدل القطر الهندسي (GMD)			0.99**	0.37
نسبة التجمعات الأكبر من $\mu 250$ Agg				0.33
معدل الامتصاص النوعي Sw				

وقد بلغ معامل الارتباط بين معدل الامتصاص النوعي ومحنوي الجبس ٠٠٠٧ - و ٠.٣٢ لمعاملتي ماء النهر وماء البئر على التوالي . ويوضح معامل الارتباط كذلك عدم وجود علاقة معنوية بين معدل الامتصاص النوعي ومعدل القطر الموزون فقد بلغت قيمة (R) ٠.٣٣ - و ٠.٤٢ لمعاملتي ماء النهر وماء البئر على التوالي . ومن جهة أخرى أخذت العلاقة بين معدل الامتصاص النوعي ومعدل القطر الهندسي (GMD) ومحنوي الجبس (شكل ٢) الاتجاه السابق نفسه في الشكل ١ ، فقد تراوحت قيمة GMD ٠.٤٦ - ٠.٥٣ و ٠.٤٩ - ٠.٥٧ ملم و بلغ معامل الارتباط بين محنوي الجبس و GMD ٠.٩٢** و ٠.٩٨** معنوية بينهما ، فقد بلغ معامل الارتباط ٠.٣٣ - و ٠.٣٧ لمعاملة ماء النهر والبئر على التوالي . إن سبب زيادة كل من MWD و GMD (الشكلاں ١ و ٢) بزيادة نسبة الجبس في التربة يرجع إلى عدم ذوبان بلورات الجبس بشكل كامل وترسبها على المناخل أثناء عملية النخل الرطب مما أدى إلى احتساب بلورات الجبس المترسبة على أنها تجمعات ثابتة بالماء ، وهذا يتوضّح من خلال الشكل ٣ الذي يبيّن أن نسبة التجمعات الأكبر من ٢٥٠ مايكرومتر ازدادت بزيادة محنوي الجبس ولنوعي الماء المستخدمة ، الأمر الذي يدل على أن بلورات الجبس المترسبة وغير الذائبة بشكل كامل دوراً مهمّاً في زيادة قيم معايير الثباتية. ان زيادة نسبة الجبس في التربة أدت إلى زيادة نسبة البلورات المترسبة وغير الذائبة بشكل كامل على المنخل ؛ مما يعطي نتائج غير متوقعة ومتزايدة لمعايير ثباتية تجمعات التربة مع محنوي الجبس. كما يمكن ان يعزا ذلك الى ان معدل أقطار المسام كبير في نسبة الجبس العالية بدرجة تسمح بدخول الماء الى داخل المجموعة بسرعة معينة من دون ان تسبب ضغطاً كبيراً يؤدي الى تحطم المجموعة نتيجة تقليل الانبعارات الهوائية ، بسبب تقليل كمية الهواء المحصور ، إضافة الى انخفاض محنوي الطين بزيادة نسبة الجبس (شهاب، ١٩٩٧ والجبوري، ١٩٩٧).



شكل (٢) العلاقة بين معدل القطر الهندسي ومعدل الامتصاص النوعي ولنوعي المياه



شكل (٣) العلاقة بين نسبة تجمعات التربة الأكبر من ٢٥٠ ميكرومتر

كما يمكن ان يكون لنوع المعدن السائد في التربة اثر مباشر في التأثير في خواص التربة البناءية ، فقد أظهرت نتائج تحليل الحبيبات بالأشعة السينية (X-Ray Diffraction) تواجد معدن الباليكورسكايت بكميات كبيرة في التربة ذات المحتوى من ٥٩ إلى ٢٤٢ غم.كغم^{-١} ثم قلت نسبته بعد ذلك بزيادة محتوى الجبس (جدول ٥). وقد يكون لهذا المعدن اثر في تحطم تجمعات التربة ذات المحتوى الجبسي الاقل من ٣٠٠ غم.كغم^{-١} حيث تكون السيادة للباليكورسكايت . فقد بين Neaman et al. (1999) تأثير هذا المعدن الطيني في عدم التجمع (Disaggregation) لدقائق التربة استجابة لعمليات فيزيائية وكميائية تعمل على تشتت هذه الدقائق. بالإضافة الى ان زيادة نسبة الجبس كمعدن عند محتوى جبس اكبر من ٢٤٢ غم.كغم^{-١} أصبح هو السائد بدلاً من الباليكورسكايت (جدول ٥) ، أدى الى زيادة تأثير الجبس وتقليل تأثير الباليكورسكايت ؛ مما يعني ان لحجم بلورات ودقائق الجبس التأثير في الخصائص قيد الدراسة بعد المحتوى ٣٠٠ غم.كغم^{-١}. كما توضح الأشكال السابقة أيضاً حدوث انخفاض في قيم معايير ثباتية البناء عند محتوى جبس ٣٠٠ غم.كغم^{-١} لمعاملة ماء النهر ثم ارتفاعها بشكل قليل في المعاملة التي تليها ذات محتوى الجبس ٣٢٧ غم.كغم^{-١} ، أما في معاملة ماء البئر فلم يتبيّن ذلك بشكل واضح . ان حصول تغيرات في خصائص التربة الفيزيائية عند محتوى ٣٠٠ غم.كغم^{-١} من الجبس ، قد تعزّى الى ان نسبة الجبس ذو الحجم الاقل من ٢٠ ميكرومتر تزداد عند محتوى جبس قدره ٣٠٠-٢٥٠ غم.كغم^{-١} ولكن عند محتوى الجبس الاعلى تزداد نسبة الأجزاء التي تزيد أحجامها عن ٢٠ ميكرومتر (FAO, 1990). وجاءت النتائج متوافقة مع نتائج دوغرامه جي وآخرين (1994) الذين بينوا ان ٣٠٠-٢٥٠ غم.كغم^{-١} جبس هي النسبة التي يحصل عندها التغيير في خصائص التربة إذ ازدادت قيم معدل الامتصاص النوعي ومقاومة التربة للاختراق ، وكذلك قيم معامل الكسر والكتافة الظاهرية عند النسبة أعلى ثم انخفضت ثانية عند زيادة محتوى الجبس باستثناء معدل الامتصاص النوعي الذي استمر بالزيادة بزيادة نسبة الجبس لأكثر من ٣٠٠ غم.كغم^{-١}.

جدول (٥) النسب شبه الكمية لمعادن ترب الدراسة

كالسيوم	جيسموم	جيبيوم	كوار Quartz	الإيت	باتيكورسكايت	كلورايت	محتوى الجبس غم.كم ^{-١}
٣	٢	٤	+		٣	١	٥٩
٣	٣	٤	-		٣	١	١١٥
٣	٣	٤	+		٣	١	١٨٦
٣	٤	٣	+		٣	١	٢٤٢
٢	٤	٣	-		٢	+	٣٠
٢	٤	٤	-		٢	+	٣٢٧
٢	٤	٣	-		٢	+	٣٨٧
١	٤	٢	-		٢	+	٤٢٨
١	٤	٢	-		٢	-	٥٠٨
١	٤	٢	-		٢	-	٥٤٠

= سائد (%) ، ٣ = كبير(%) ، ٢ = صغير(%) ، ١ = أثري (>%) ، + = محسوس ، - = غير محسوس

بينت النتائج أيضاً أن معدل الامتصاص النوعي ومعدل القطر الموزون ومعدل القطر الهندسي في معاملة ماء البتر كانت على العموم أعلى من قيم معدل القطر الموزون لماء النهر ، وهذا يدل على حدوث تحطم وتهدم أكبر لجماعات التربة عند معاملتها بماء النهر نتيجة إلى أن مياه النهر ذات محتوى ملحي أقل مقارنة بماء البتر (جدول ٢) ؛ مما أدى إلى التأثير في صفات التربة الجبسية و حدوث مشاكل في هذه الترب مثل تهشم البناء وحدوث التكسفات. إذ ان زيادة تركيز الأملاح في محلول التربة من جهة ، وسيادة الأيونات الشائكة التكافؤ مثل الكالسيوم من جهة أخرى تؤدي إلى ضغط الطبقة الأيونية المزدوجة المنتشرة والمحبيطة بدقيقة الطين (عوده، ١٩٨٧ وسليم، ٢٠٠١)؛ لذلك يقل التداخل بين الطبقات المزدوجة ويقل التناقض بين دقائق الطين وهذا يزيد من ثباتية جماعات التربة. إن قيم معدل الامتصاص النوعي لم تظهر انتظامية واضحة لتغير محتوى الجبس ومعايير الثباتية ، فقد أعطت نتائج متنبطة. كما ان محتوى جبس ٢٤٢ ، و ٤٢٨ غم.كم^{-١} أعطى قيمًا عالية لمعايير الثباتية بالرغم من ارتفاع معدل الامتصاص النوعي ولكن نوعيتي المياه المستعملة. وقد يكون لمعدن الباتيكورسكايت دور رئيسي في التأثير في امتصاصية جماعات التربة ، حيث ذكر (Neaman and Singer 2004) ان شكله الليفي يعطيه خصائص غروية ، فضلاً عن مساحته السطحية ومسامية دقائقه العالية، لذا فإن لوجوده وتوزيعه في التربة تأثير في زيادة امتصاصية التربة للماء. إن الانخراط الحاصل في قيمة معدل الامتصاص النوعي عند محتوى جبس ٥٤٠ غم.كم^{-١} ، قد يعزى إلى ما ذكره (Keren et al. 1980) من حصول انسدادات في المسامات الناقلة للماء ؛ نتيجة لذوبان الجبس. من ناحية أخرى فإن لتوارد كاربونات الكالسيوم (CaCO_3) دور مهم في زيادة ثباتية جماعات التربة الجبسية . فقد بينت النتائج أن محتوى تربة الدراسة من كاربونات الكالسيوم قد انخفض مع زيادة محتوى الجبس ، إذ تراوح بين ١٤٣ و ٢٥٦ غم.كم^{-١} وعند محتوى جبس بين ٥٩ و ٤٠ غم.كم^{-١} على التوالي ، ويبلغ معامل الارتباط بين الجبس والكلس ($R = 0.91^{**}$). وقد أكدت نتائج تحليل الأشعة السينية الحادثة أن محتوى الكالسيوم يقل بزيادة محتوى الجبس (جدول ٥). فقد وجد (Keren and Kauschansky 1981) أن استعمال تقنيات المجن الالكتروني الدقيق (electron microprobe techniques) كشفت أن الكلس يمكن أن يتربس على أسطح الجبس مشكلًا طبقة مغلفة له ، وقد تحدث هذه العملية تحت ظروف حuelle معينة مثل عملية

الصلص البصري، التي تؤدي إلى اتحال الجبس بكميات قليلة ، كذلك فإن ليس كل الجبس الموجود في التربة يكون جاهز للاستخدام. كما وجد Al-Barrak and Rowell (2006) أيضاً من خلال دراستهم عن ذوبانة الجبس في الترب الكلسية ان الكلس يمكن ان يعمل على تعطيل نقل الجبس ؛ مما يؤدي إلى التقليل من ذوبانه.

المصادر

- ١- الجبوري ، محمد حسين سليمان . ١٩٩٧. تأثير محتوى الجبس والرصن في بعض الصفات الفيزيائية للتربة . رسالة ماجستير-قسم التربية - كلية الزراعة - جامعة بغداد.
- ٢- الجنابي ، علاء صالح ومعتصم داود آغا وهشام محمود حسن . ١٩٨٩. الخصائص الفيزيائية لبعض الترب الجبسية في العراق . وقائع بحوث المؤتمر العلمي الخامس لمجلس البحث العلمي (١) ٢٤-١٣: ٢٤-٢٣ . بغداد - العراق.
- ٣- الخطيب ، سامي الدين الخطيب هشام . ٢٠٠٦. تأثير المحتوى الجبسي للتربة ونوعية المياه في بعض دول نقل الماء . اطروحة دكتوراه- قسم علوم التربية والمياه-كلية الزراعة - جامعة الانبار.
- ٤- النوري ، نمير طه . ١٩٨٦ . تأثير غيض الماء في التربة بدلالة العلاقة بين سرعة ترطيب المجاميع والامتصاصية . رسالة ماجستير- قسم التربية- كلية الزراعة جامعة بغداد.
- ٥- دوغرامه جي ، جمال شريف وعبد الله نجم العاني وعبد الخالق صالح الحبيشي . ١٩٩٤ . تأثير محتوى الجبس في بعض الصفات الفيزيائية للتربة . مجلة العلوم الزراعية العراقية ، مجلد ٢٥ عدد ١ ، ٤٥-٣٨ .
- ٦- سليم ، قاسم احمد . ٢٠٠١ تأثير نوعية ماء الري وطريقة إضافته في صفات الترب الجبسية لمنطقة الدور . اطروحة دكتوراه. قسم التربية - كلية الزراعة - جامعة بغداد .
- ٧- شهاب ، رمزي محمد. ١٩٩٧. أثر إضافة زيت الوقود والبنتونايت في بعض الخصائص الفيزيائية وانتقال الماء والمذاب في ترب جيسية. اطروحة دكتوراه - قسم التربية - كلية الزراعة - جامعة بغداد -
- ٨- عودة ، مهدي إبراهيم . ١٩٨٧ . الجديد عن الترب المروية (مترجم). وزارة التعليم العالي والبحث العلمي - مطبعة جامعة البصرة.
- ٩- مهدي ، نمير طه و مهدي إبراهيم عودة و عباس حميد ذياب . ٢٠٠٦ . حساب الأ يصلالية المائية غير المشبعة من منحنى الترطيب للارتفاع الشعري في ثلاثة ترب مختلفة النسجة. المجلة العراقية لعلوم التربة . ٦ (١): ١٠-١١ .
- 10-Al-Ani, A.N., and M. Dudus. 1988. Influence of calcium carbonate on mean weight diameter of soil. Soil Till. Res., 11: 19-26.
- 11-Al-Barrak, K., and D.L. Rowell. 2006. The solubility of gypsum in calcareous soils. Geoderma, 136:830-837.
- 12-Gjems, O. 1967. Studies on clay minerals formation in soil profiles in Scadinavia . meddelser Fra. Det. Norke skogfars Qksvesen , No18, Bind 21, 305-315.
- 13-Kemper, W.D. 1965. Aggregate stability . In: C.A. Black et al.(eds.) "Methods of Soil Analysis Part1 Agron 9, "ASA, Madison. WI. USA. p. 511-519.
- 14-Keren, R., and P. Kauschansky. 1981. Coating of calcium carbonate on gypsum particle surfaces. Soil Sci. Soc. Am. J. 45:1242-1244.
- 15-Keren, R., J.F. Kreit, and I. Shainberg. 1980. Influence of size of gypsum particles on the hydraulic conductivity of soils. Soil Sci. 130(3):113-117.
- 16-Neaman, A., and A. Singer. 1999. Flocculation of homoionic sodium palygorskite, palygorskite - montmorillonite mixtures and paly-gorskite-containing soil clay. Soil Sci. 164, 914-921.
- 17-Neaman, A., and A. Singer. 2004. The effect of palygorskite on chemical and physico-chemical properties of soils: a review . Geoderma .297-303.
- 18-Yoder, R.E. 1936. A direct method of aggregate analysis of soils and study of the physical nature of erosion losses. J. Am. Soc. Agron. 28:337-351.(Cited from Kemper and Rosenau.

1986. Aggregate stability and size distribution . In: A. Klute et al.(eds.), Methods of Soil Analysis , Part 1, 2nd ed.
19. Youker, R.B., and J.L. McGuinness. 1956. A short method of obtaining mean weight diameter values of aggregate analysis of soil . Soil Sci. 83:291-294.



Relation Between Sorptivity of Soil Aggregates and Some Structure Stability Parameters of Gypsiferous Soil

Qutaiba R. Abdulwahhab and Ramzi M. Shihab

Dept. of Soil Sciences and Water Recourses – College of Agriculture – Univ. of Tikrit

Abstract

The relationship between Sorptivity (S) of soil aggregates and structure parameters such as: mean weight diameter (MWD), geometric mean diameter (GMD), and percentage of soil aggregates larger than 250 micrometer (%Agg. $>250\mu$) in soil samples differed in gypsum content . Soil samples with 59 , 115 , 186 , 242 , 300 , 327 , 387 , 428 , 508 , and 540 g.kg⁻¹ gypsum were prepared by mixing materials from two soils. Soil granules having between 4-9 mm in diameter were prepared to determine S and the structure parameters under two water qualities of river and well water. The results showed that (i) MWD , GMD, and %Agg. $>250\mu$ significantly increased with increasing of gypsum content, the values were 0.11 - 0.25 mm, 0.116 - 0.53 mm , and 14.9 - 35.8 %, respectively, for river water. The correlation coefficient (R) were 0.90 , 0.92 and 0.97, respectively. While values for well water were 0.21 – 0.34 , 0.49 – 0.57 , and 17.2 – 40% , and R were 0.99 , 0.98 and 0.98 , respectively. (ii) It was found that there was no clear relationship between S and structure parameters with increase of gypsum content for both two water qualities.