



متوفرة على الموقع: <http://www.basra-sciencejournal.org>

ISSN -1817 -2695



الخصائص الانتفاخية للترب السطحية في مناطق مختارة من مدينة الفاو_محافظة البصرة / جنوبي العراق

رائد عزيز محمود و هدى احمد دحام

قسم علم الأرض/ كلية العلوم /جامعة البصرة

Huda_Daham @ yahoo.com , raidaziz14@ yahoo.com

الاستلام 2011-9-10، القبول 2012-3-28

الملخص

تهدف هذه الدراسة إلى بيان الخصائص الانتفاخية للترب السطحية في مناطق مختارة من مدينة الفاو/ جنوبي محافظة البصرة وتأثيرها في السلوك الهندسي لهذه الترب. حفر ثلاث جسات اختبارية بعمق خمسة أمتار لكل منها في ثلاثة مواقع مختارة توزعت في شمال ووسط وجنوب مدينة الفاو. استخدمت قيم المحتوى الطيني وحد السيولة ومعامل اللدونة في تحديد جهد الانتفاخ في ترب منطقة الدراسة. تظهر نتائج التحليل الحجمي للحبيبات أن نماذج الترب المستخرجة من مدينة الفاو هي من الطين الغريني والغرين الطيني، يتراوح المحتوى الطيني فيها ما بين 22-63%. لذلك، فإن أنموذجاً واحداً يعد ذا جهد انتفاخ عالٍ، في حين تعد بقية النماذج ذات جهد انتفاخ عالٍ جداً. تظهر نتائج فحوص حدود اتبرغ أن حد السيولة في نماذج التربة يتراوح ما بين 35-55%، وأن ثلاثة نماذج تعد ذات جهد انتفاخ متوسط، في حين تعد النماذج الباقية ذات جهد انتفاخ عالٍ. تتراوح قيم معامل اللدونة ما بين 16-27%، وتعد أربعة نماذج ذات جهد انتفاخ متوسط في حين تعد النماذج الباقية ذات جهد انتفاخ عالٍ. تظهر الدراسة أيضاً قابلية الترب متوسطة اللدونة على الانتفاخ العالي وأن ذلك الأمر لا ينحصر فقط بالترب عالية اللدونة.

1- المقدمة

معادن السمكتايت مثل المونتموريلينايت، والفرميكيولايت والهالوسايت والسيبيولايت (Lew, 2010). تعد الترب المنتفخة مشكلة عالمية، وهي توجد في أنحاء مختلفة من العالم ولاسيما المناطق شبه الجافة ذات فصول الجفاف والترطيب المتبادلة ومنها العراق. تعد البيئات الترسيبية الصحراوية والنهرية وبيئة المياه الضحلة وبيئة المصبات الخليجية مصدراً للترب القابلة للانتفاخ لكون هذه البيئات غنية بالأيونات المختلفة التي تساعد في تكوين هذه الترب ووجود معدن المونتموريلينايت الذي

تعرف الترب التي تنتفخ أو تتكمش بسبب التغير في المحتوى الرطوبي بالترب المنتفخة. غالباً ما تكون المواد الطينية هي الأكثر تأثراً بالانتفاخ والانكماش ولذلك فإن الترب المنتفخة تعرف أيضاً بالأطيان المنتفخة. تتعرض بعض الصخور الضعيفة مثل الطفل (Shale) والحجر الطيني (Claystone) والحجر الغريني (Siltstone) والمارل (Marle) وغيرها للانتفاخ أيضاً وتعرف بالصخور المنتفخة (القصبي، 2007). تحوي الترب والصخور المنتفخة معادن طينية ذات محتوى عالٍ من

التشققات لمسافة عدة أقدام في جميع الاتجاهات. فإذا كانت التربة حول الأساسات جافة وتشققت فان المياه القريبة من الأسس سوف تجري عبر التشققات وتتجمع في قاعدة الأساس مما يؤدي إلى فقدان التربة لجزء من سعة التحميل وربما إلى الحد الذي يجعل المنشأ يغطس في الأرض (Erzin and Erol,2004).

يتأثر سلوك الانتفاخ للتربة بعدة عوامل فيزيائية وكيميائية وبيئية تعزى إلى الطبيعة الانتفاخية للتربة. تتمثل هذه العوامل بنوع ومقدار المعادن الطينية، الخواص الفيزيوكيميائية للماء المسامي، كثافة التربة، المحتوى المائي، معامل اللدونة، الحرارة والزمن (Al-Zoubi,2008). تؤثر معدنية الأطيان كثيرا في التغير الحجمي للترب المنتفخة. تعد معادن الكاؤولينايت والمونتمورلينايت والألايت هي المعادن الطينية الشائعة في التربة وتعد الترب الحاوية على المونتمورلينايت منتفخة في طبيعتها (Reddy et al.,2009). تستطيع الأطيان المكونة أساسا من السمكيات امتصاص مياه أكبر من تلك المكونة غالبا من معادن غير منتفخة مثل الكاؤولينايت والمايكا أو من معادن محددة الانتفاخ كالفرمكيولايت. تظهر الدراسات أن المونتمورلينايت المشبعة بالأيونات المزدوجة مثل Ca^{+2} تنتفخ بنسبة 100%، في حين المونتمورلينايت المشبع بالأيونات الأحادية مثل Na^{+1} تنتفخ إلى ما لانهاية ، على الرغم من أن هذه الترب لا تظهر هذا السلوك دائما بسبب تداخلها مع معادن طينية غير منتفخة ولأن نظام التربة نادرا ما يكون أحادي الأيون (Monoionic) وغالبا ما يكون مشبعا بأيونات الكالسيوم Ca^{+2} أو المغنيسيوم (Thomas,1998).

يعزى ضغط الانتفاخ للتربة إلى الضغط الأزموزي (Osmotic pressure) الذي تولده الأيونات الموجبة (Cationes) المرتبط بنظرية الطبقات المزدوجة (Double layer theory) لتمدد الأطيان. اعتقد (Low & Marghein,1979) في (Thomas,1998) أن ضغط الانتفاخ يتولد بسبب طاقة الجهد للماء بين الطبقات (Interlayer water) كنتيجة لتداخله مع سطوح الطبقات الطينية المتاخمة. أظهرت

يمتاز بالتركيب الطبقي القابل لامتصاص الماء بكميات كبيرة تؤدي إلى تباعد الطبقات عن بعضها وانتفاخ التربة (Jing-Chao et al.,2008).

تتعرض الترب المنتفخة إلى الانتفاخ والانكماش الدوري خلال الفصول الرطبة والجافة المتبادلة مما يسبب التغير في حجم هذه الترب وأضراراً فادحة للمنشآت الهندسية الأمر الذي درسه العديد من الباحثين في العالم مثل (Day,1994), (Subba and Satyadas,1987), (Chen and Popesco,1980), (Ma,1987), (Lew,2010). يحدث الضرر بسبب ضغط الانتفاخ العالي المسلط من قبل التربة على المنشآت المقامة فوقها الأمر الذي يؤثر في أساسات البنايات والجدران الساندة وأرصعة الموائى ومدارج المطارات وأرصعة الشوارع وقواعد وبطانات القنوات وخطوط الأنابيب. (Ameta, et al., 2007) تظهر الأضرار بشكل تشققات متقاطعة فوق الأبواب والشبابيك وتشقق الأرصفة وارتفاع الأرضيات (Hakari and Puranik,2010). تكون البنايات ذات الطابق الواحد الأكثر تعرضاً للضرر من البنايات متعددة الطوابق التي يكون ثقلها عاملاً في مقاومة الانتفاخ (Rafie et al.,2008).

يحصل الانتفاخ في التربة بسبب زيادة الرطوبة، ويحدث ذلك بفعل الأمطار الغزيرة ونضح المياه من الأنابيب المكسورة وقنوات المجاري والفعاليات البشرية. عندما تبنى المنشآت على ترب رطبة فإنها يمكن أن تتضرر عندما يفقد الطين الرطوبة ويحصل الانكماش بفعل النتح أو تبخر المياه من التربة تحت المنشأ (ACPA, 2008).

في بعض الترب المنتفخة تحصل زيادة أو فقدان بالحجم بمقدار 75% من الحجم الأصلي للتربة. كذلك، فإن هذه التغيرات لا تكون متجانسة في المساحات الكبيرة، ولذلك فإن بعض المناطق ذات المحتوى الطيني الموضعي العالي قد تتمدد أكثر من الترب المجاورة التي قد تكون رملية أو غرينية مما يؤدي إلى تسليط اجهادات غير متساوية تحت أسس المنشأ (Ahmed,2009). حينما تجف التربة وتشقق، فإن المياه يمكن أن تتحرك عبر

[Coefficient of (PVC) ومعامل التمدد الطولي (COLE)] اقترحت العديد من الطرائق غير المباشرة لحساب جهد الانكماش - الانتفاخ بواسطة عدد من الخصائص الأساسية للتربة كالمحتوى الرطوبي الطبيعي (Holts & Gibbs, 1956)، الوزن النوعي (Gulati, 1978)، الكثافة الجافة (Cripps & Taylor, 1987)، السيولة (Chen, 1988)، معامل اللدونة (Seed et al, 1962)، حد الانكماش (Holts & Gibbs, 1956)، المحتوى الطيني (Van der Merwe, 1964)، والفاعلية (Skempton, 1956) وجميعها في (Hakari and Puranik, 2010).

تهدف هذه الدراسة إلى حساب جهد الانتفاخ في الترب السطحية الممتدة إلى عمق 5 أمتار تحت السطح في مناطق مختارة من مدينة الفاو/ جنوبي محافظة البصرة وبيان خصائصها الانتفاخية وتأثيرها في السلوك الهندسي لهذه الترب ومدى الضرر الذي تسببه في المنشآت الهندسية المقامة عليها والمعالجات الممكنة.

في فصلي الشتاء والربيع في الفترة من شهر تشرين الثاني ولغاية شهر نيسان. تراوح مجموع تساقط الأمطار السنوي للفترة ما بين عامي 1980-2006 من 84.3 إلى 296.6 ملم وبمعدل 134.8 ملم، وتراوح مجموع التبخر السنوي للفترة ذاتها من 3292.1 إلى 4506.9 ملم وبمعدل 3735.7 ملم، في حين بلغت نسبة معدل التبخر إلى معدل الأمطار 27.7 (دائرة الأنواء الجوية، 2006).

أفقياً وعمودياً، إذ ترسب تكوين الدببة، ومن ثم الترسبات البحرية المتمثلة بتكوين الحمار وترسبات البحيرات المويحة، أما الجزء العلوي من الحوض فهو مزيج من رواسب الغرين والطين النهري الفيضي التي تجلبها انهار دجلة والفرات وشط العرب والكارون والترسبات الريحية المنضمة طبيعياً (Albadran & Mahmood, 2006) تبرز أهمية هذه التربة كونها القاعدة التي ترتكز

الدراسات إن ضغط الانتفاخ يزداد مع زيادة الكثافة الجافة (Ameta, et al., 2007)، وزيادة نسبة الترب عالية اللدونة (CH) (عبدالقادر وآخرون، 2007)، في حين يقل مع زيادة نسبة الحبيبات الخشنة الأكبر من 425 مايكرون (Rao, et al., 2006).

يؤثر سلوك الانتفاخ في الترب والصخور على نجاح وأمان واقتصادية المنشآت الهندسية المقامة عليها. لتلافي هذه الأضرار، يجب دراسة خواص الانتفاخ المتمثلة بضغط الانتفاخ (Swelling pressure)، جهد الانتفاخ (Swelling potential) ومعامل الانتفاخ (Swelling index) وهي ثلاث ميزات للانتفاخ يستفاد من حسابها في تحديد أمان المنشآت المقامة فوق التربة (Lew, 2010). يتم ذلك بواسطة الطرائق المباشرة وغير المباشرة. تستخدم الطرائق المباشرة الفحوص المختبرية المتمثلة في فحوص معامل الانتفاخ الحر (Free swell expansion index)، نسبة التخميل الكاليفورني (California bearing ratio (CBR))، تغير جهد الانتفاخ (Potential volume change).

2. موقع ومناخ منطقة الدراسة

تقع مدينة الفاو في جنوب محافظة البصرة/ جنوبي العراق بين خطي طول $47^{\circ} 54'$ و $48^{\circ} 34'$ شرقاً، ودائرتي عرض $29^{\circ} 55'$ و $31^{\circ} 15'$ شمالاً. تمتاز محافظة البصرة بالمناخ الجاف الحار صيفاً والبارد الرطب شتاءً، وبالتطرف الكبير في درجات الحرارة وارتفاع نسبة الإشعاع الشمسي وقلة الأمطار وارتفاع نسبة الرطوبة مقارنةً ببقية أجزاء القطر. تسقط معظم الأمطار

3. الوضع الطبقي

تغطي رسوبيات العصر الرباعي الممتدة عبر عهدي البليستوسين والهولوسين (مليوناً سنة حتى الوقت الحاضر) مناطق السهل الرسوبي بالعراق (السياب وآخرون، 1982) ومنها مدينة الفاو، وقد أثرت التذبذبات المناخية والتغير الدوري في مستوى سطح البحر خلال عهد البليستوسين كثيراً في طبيعة رسوبيات هذا العصر (Buday, 1980). امتلأ حوض وادي الرافدين بالترسبات الدلتاوية والنهرية المتميزة بتغير السحنات وتبادلها

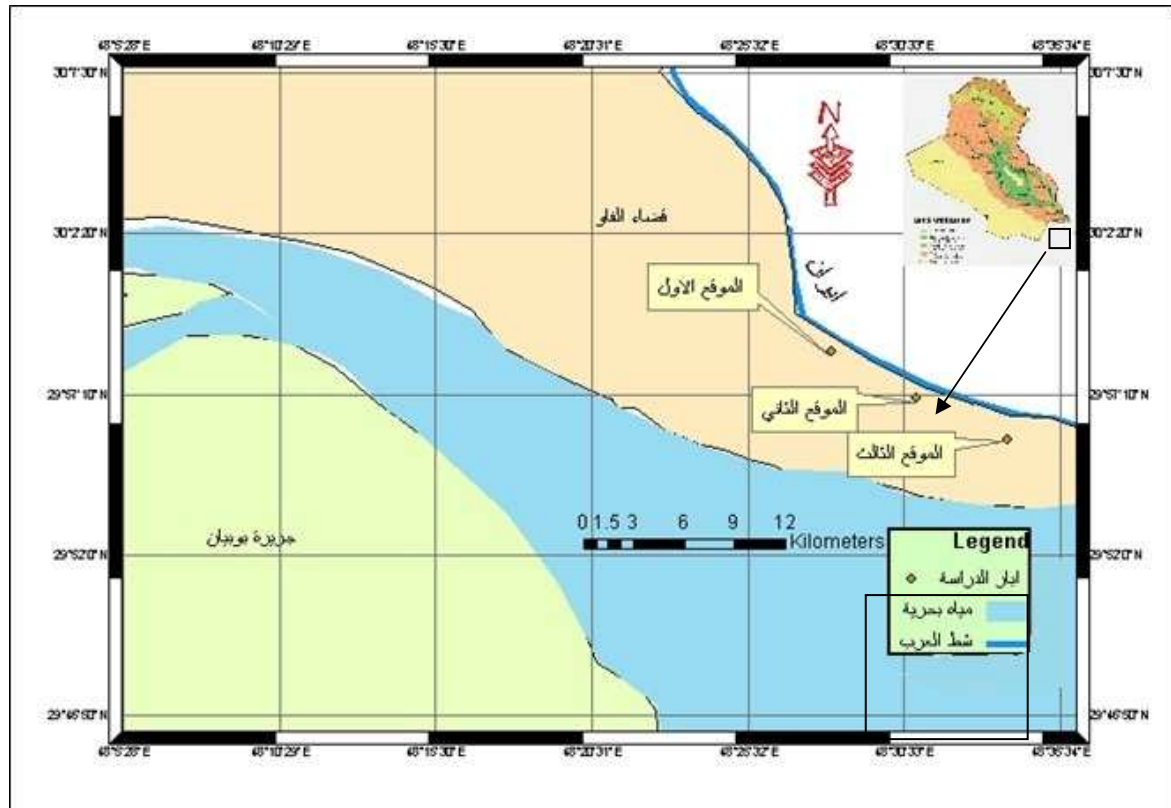
عليها الأسس الضحلة للمباني والمنشآت الهندسية

المختلفة في مدينة الفاو .

4. طريقة البحث

استعين بفريق الحفر التابع لمختبر البصرة الإنشائي لحفر ثلاث جسات اختبارية بعمق خمسة أمتار لكل منها على وفق المواصفة البريطانية BS 5930: 1981 في ثلاثة مواقع مختارة توزعت في شمال ووسط وجنوب مدينة الفاو إحداثياتها "29° 58'10" شمالاً و "48° 28'40" شرقاً، "29° 57'00" شمالاً و "48° 30'45" شرقاً، "29° 55'50" شمالاً و "48° 33'10" شرقاً وكما مبين في شكل 1. أنجزت الفحوص المختبرية المتمثلة بالتحليل الحجمي للحبيبات وحدود أتبرغ (المبينة نتائجها في جدول1) على وفق المواصفة الأمريكية ASTM D422-63(2002) لخمس عشرة من نماذج التربة المخلطة المستخرجة من الجسات الاختبارية. استخدمت نسبة المحتوى الطيني وقيم حد السيولة ومعامل اللدونة في التربة لتقدير جهد الانتفاخ فيها بحسب تصنيف [Van der Merwe,1964)، (Chen,1988)، و (Seed et al,1962) في (Hakari and Puranik,2010) على التوالي والمبينة تفاصيلها في جدول 2، كما استخدمت قيم حد السيولة ومعامل اللدونة في تصنيف تربة منطقة الدراسة على وفق مخطط اللدونة في (Das,2002)، وكما مبين في شكل 2.

استعين بفريق الحفر التابع لمختبر البصرة الإنشائي لحفر ثلاث جسات اختبارية بعمق خمسة أمتار لكل منها على وفق المواصفة البريطانية BS 5930: 1981 في ثلاثة مواقع مختارة توزعت في شمال ووسط وجنوب مدينة الفاو إحداثياتها "29° 58'10" شمالاً و "48° 28'40" شرقاً، "29° 57'00" شمالاً و "48° 30'45" شرقاً، "29° 55'50" شمالاً و "48° 33'10" شرقاً وكما مبين في شكل 1. أنجزت الفحوص المختبرية المتمثلة بالتحليل الحجمي للحبيبات وحدود أتبرغ (المبينة نتائجها في جدول1) على وفق المواصفة الأمريكية



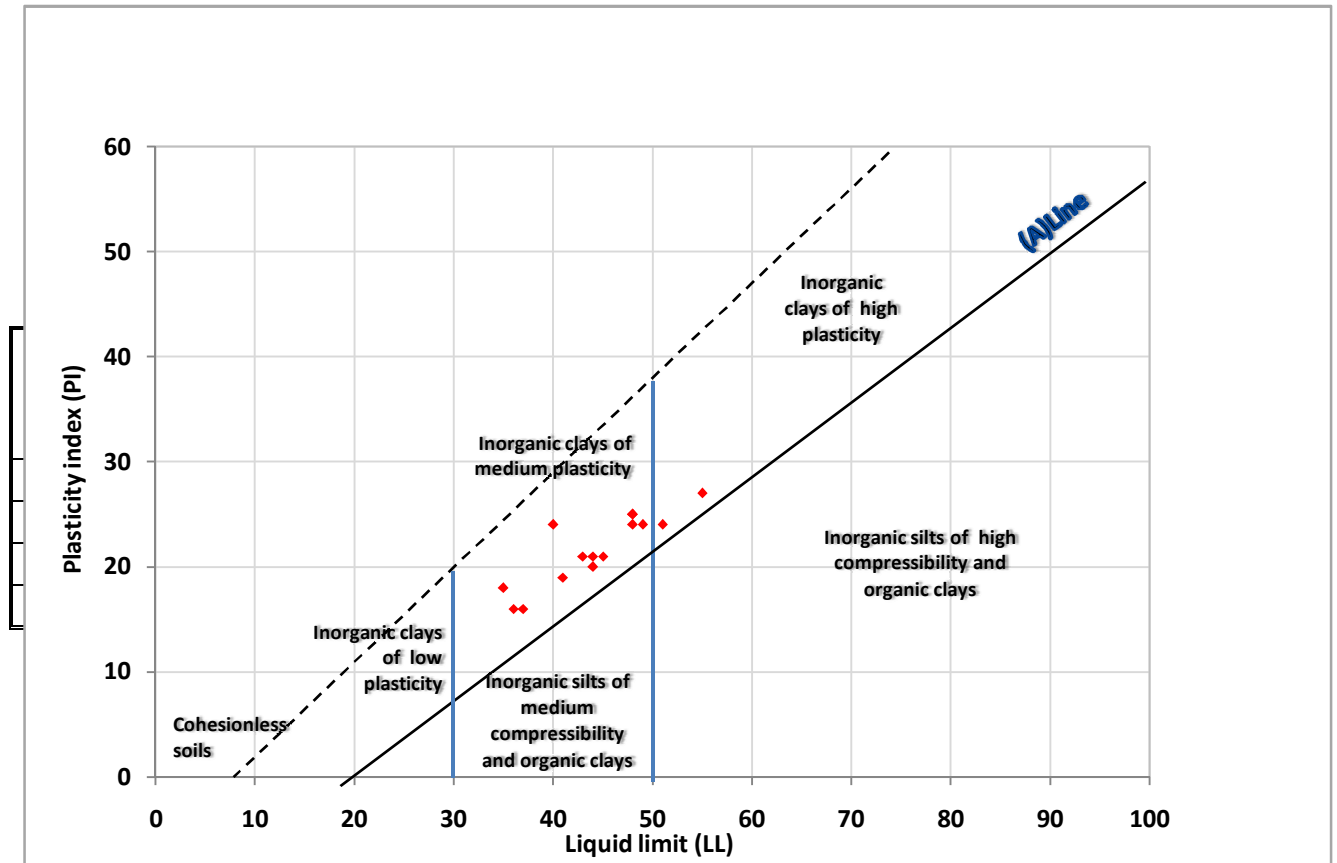
شكل 1: خارطة مدينة الفاو ومواقع النمذجة فيها.

جدول 1: نتائج الفحوص المختبرية لنماذج التربة المستخرجة من منطقة الدراسة.

الموقع	عمق التمدد متر	المحتوى الرطوبي %	حد السيولة %	معامل اللدونة %	الطين %	الغرين %	الرمل %
الأول (شمال المدينة)	1-0	21	49	24	63	37	0
	2-1	23	35	18	38	61	1
	3-2	29	41	19	55	44	1
	4-3	38	37	16	40	50	10

0	51	49	16	36	39	5-4	الثاني (وسط المدينة)
12	66	22	27	55	21	1-0	
0	47	53	24	51	22	2-1	
0	46	54	24	40	20	3-2	
0	52	48	25	48	21	4-3	
3	54	43	21	43	24	5-4	
0	41	59	24	48	26	1-0	الثالث (جنوب المدينة)
0	48	52	21	44	33	2-1	
0	51	49	25	48	41	3-2	
4	43	53	21	45	43	4-3	
4	49	47	20	44	43	5-4	

جدول 2: تصنيف التربة بحسب قابلية الانتفاخ فيها. عن (Hakari and Puranik,2010)



5

شكل 2: تصنيف نماذج التربة في منطقة الدراسة بحسب مخطط اللدونة في (Das,2002)

5. النتائج والمناقشة

الغريني والغرين الطيني، يتراوح المحتوى الطيني فيها ما بين 22-63% وبمعدل 48.3%. استنادا إلى تصنيف

تظهر نتائج التحليل الحجمي للحبيبات أن نماذج التربة المستخرجة من مدينة الفاو هي من الطين

وبالليكورسكايت (Palygorskite) في الترب السطحية بمدينة الفاو بنسب تصل إلى 49% و 44% على التوالي (العطب، 2008) مما يفسر جهد الانتفاخ العالي للترب في منطقة الدراسة.

تتأثر المنشآت الهندسية المقامة في مدينة الفاو بسلوك الانكماش والانتفاخ في الترب السطحية الانتفاخية التي تعد الطبقات التحويلية للمنشآت الضحلة إضافة إلى ما تعانيه هذه الترب أصلاً من ضعف في سعة التحميل مما يؤدي إلى تشقق جدران المنشآت وتشوه الأرضيات الأمر الذي يتطلب المعالجة. اتفقت آراء الباحثين أن هذا السلوك يمكن تقليله إذا أمكن المحافظة على المحتوى الرطوبي للتربة ثابتاً، كما يمكن معالجته بتحديد حركة التربة للأعلى بواسطة تغليف التربة بالصبات الخرسانية وتقليل ضغط الانتفاخ أو بجعل المنشأ الهندسي مقاوم لدرجة كافية للتخديم الذي تسببه حركة التربة.

يمكن معالجة الترب المنتفخة في مدينة الفاو بعدد من الطرائق منها:

أ - إزالة الترب المنتفخة واستبدالها بأخرى غير منتفخة تحتوي نسباً أعلى من الحبيبات الخشنة ذات الحجم الأكبر من 425 مايكرون مع الحدل وصولاً إلى الكثافة الجافة العظمى على وفق المواصفات القياسية.

ب - الترطيب المسبق للتربة لزيادة المحتوى الرطوبي فيها وإتاحة الظروف المناسبة لتحديد الحدود القصوى لانتفاخ التربة ومن ثم حذلها وإقامة المنشآت عليها إذا كان الانتفاخ ضمن الحدود غير المؤثرة.

جتؤدي إضافة الكلس للترب الطينية إلى تقليل قابلية الاحتفاظ بالماء والانتفاخ مما يساعد في تحسين الاستقرار وزيادة مقاومة القص وسعة التحميل (U.S. Army Corps of Engineers, 1994).

دأطهرت الدراسات إن جهد الانتفاخ في الترب الطينية يمكن تقليله بنسب مؤثرة عند إضافة الرماد المتطاير (Fly ash) بفعل الأواصر المتكونة بينه وبين التربة (Cokca, 1999)، وبإضافة الجبس ورمال الكتبان (Ameta et al., 2007)، وكذلك، بإضافة خليط من رماد قشور الرز والكلس (المياحي، 2009).

(Van der Merwe, 1964) فإن أنموذجاً واحداً تبلغ قيمته ما بين 20-28% ويعد ذاجهد انتفاخ عالٍ، في حين تزيد نسبة المحتوى الطيني في بقية النماذج عن 28% وتعد بذلك ذات جهد انتفاخ عالٍ جداً. تظهر نتائج فحوص حدود انتربرغ أن حد السيولة في نماذج التربة يتراوح ما بين 35-55% وبمعدل 44.3 %، وبحسب تصنيف (Chen, 1988) فإن ثلاثة نماذج (وهي من الموقع الأول) تعد ذات جهد انتفاخ متوسط إذ تتراوح قيمها ما بين 35-37%، في حين تعد النماذج الباقية ذات جهد انتفاخ عالٍ. تتراوح قيم معامل اللدونة ما بين 16-27% وبمعدل 21.6 %. تعد أربعة نماذج (وهي من الموقع الأول أيضاً) ذات جهد انتفاخ متوسط إذ تتراوح قيم معامل اللدونة فيها ما بين 16-19%، في حين تعد النماذج الباقية ذات جهد انتفاخ عالٍ بحسب تصنيف (Seed et al., 1962).

يظهر تصنيف الترب على وفق مخطط اللدونة إن ثلاثة عشر أنموذجاً هي أطيان لاعضوية متوسطة اللدونة (Inorganic clays of medium plasticity) ونموذجين من الأطيان اللاعضوية عالية اللدونة (Inorganic clays of high plasticity) مما يؤثر قابلية الترب متوسطة اللدونة على الانتفاخ ودرجات عالية وإن ذلك لا ينحصر فقط بالترب عالية اللدونة كما تشير إلى ذلك البحوث العالمية السابقة.

تساعد البيئات الرسوبية في مدينة الفاو والمتمثلة بالبيئات النهرية والمياه الضحلة والمصببات الخليجية في تكوين الترب الانتفاخية في مدينة الفاو. كذلك، تساعد الظروف المناخية في محافظة البصرة ومنها مدينة الفاو على تشجيع سلوك الانتفاخ الحاصل بفعل سقوط الأمطار شتاءً والخاصية الشعرية عالية الفعالية بسبب طبيعة الترب ذات النسب العالية من الأطيان وتذبذب مستوى المياه الجوفية القريبة من السطح أصلاً نتيجة المد والجزر، وتشجيع سلوك الانكماش بفعل فترات الجفاف الطويلة خلال السنة ودرجات الحرارة المرتفعة في فصل الصيف التي غالباً ما تتعدى قيمها القصوى 50°م، فضلاً عن توافر معدني المونتموريلينايت-الكوراييت (Mont-chlorite)

6. الاستنتاجات

والشوارع وغيرها مما يتطلب معالجة هذه التربة قبل البناء. تظهر الدراسة أيضا قابلية التربة متوسطة اللدونة على الانتفاخ العالي وان ذلك الأمر لا ينحصر فقط بالتربة عالية اللدونة.

تظهر النتائج أن تربة منطقة الدراسة تتكون من الطين الغريني والغرين الطيني . يتراوح جهد الانتفاخ فيها ما بين الجهد المتوسط إلى الجهد العالي جدا وهو جهد مؤثر سلبا في استقرار المنشآت الهندسية في مدينة الفاو ويسبب أضرارا كبيرة بسبب التصدع في الجدران

المصادر ..

- 1- السياب، عبدالله و الأنصاري، نضير و الراوي، ضياء و الجاسم، جاسم و العمري، فاروق صنع الله و الشيخ، زهير (1982). جيولوجيا العراق. دار الكتب للطباعة والنشر، الموصل، 280 صفحة.
- 2- العطب، صلاح مهدي (2008). التغيرات في خصائص التربة وتصنيفها لبعض مناطق محافظة البصرة، اطروحة دكتوراه غير منشورة، كلية الزراعة، جامعة البصرة.
- 3- القصبى، السيد عبدالفتاح (2007). هندسة التربة ميكانيكا التربة، دار الكتب العلمية للنشر وسريخ. القاهرة، 587 صفحة.
- 4- المياحي، محمد محييس (2009). دراسة تأثير بعض المضافات على بعض الخصائص الجيوتكنيكية لتربة مختارة من محافظة ميسان، رسالة ماجستير غير منشورة، كلية العلوم، جامعة البصرة، 103 صفحة.
- 5- دائرة الأنواء الجوية في مطار البصرة الدولي (2006). تقارير الأنواء الجوية.
- 6- عبدالقادر، سهيل و بحي، صلاح والجواري، خولة (2007). مساهمة في دراسة العلاقة بين التداعي والانتفاخ مع اجهادات مص التربة، مجلة الهندسة والتكنولوجيا، المجلد 25، العدد 5، الصفحات من 207-224.
- 7-A.S.T.M, D422-63(2002). Standard Test Method for Particle-Size Analysis of Soils. USA.
- 8- ACPA, (2008). Expansive Soils, Americans Concrete Pavement Association, www.pavment.com.
- 9-Ahmed,A.(2009). Evaluation of Drying and Wetting Cycles with Soil Cushion to Mitigate the Potential of
- Expansive Soil in Upper Egypt,EJGE, Vol. 14, Bund. D,pp 1-11.
- 10-Albadran, B .N. &Mahmood, R. A. (2006).Geotechnical Properties and Aerial Distribution of Bearing Strata along the Shatt Al-Arab Riverbank from Qurna to Fao. Marina Mesopotamia, 21(1): 45-56.
- 11-Al-Zoubi, M.S. (2008).Swell Characteristics of Natural and Treated Compacted Clays, EJGE, Vol.13, Bund.D,pp 1-18.
- 12-Ameta, N.K., Purohit, D.G.M., and Wayal, A.S.(2007).Characteristics, Problems and Remedies of Expansive Soils of Rajasthan, India, EJGE, Vol. 12.
- 13-BS 5930:1981. Code of Practice for Site Investigations. British Standards Institution, London.
- 14-Buday, T.(1980). The Regional Geology of Iraq, Stratigraphy &Paleogeography.Dar Al-Kutib Publishing House, University of Mosul, Iraq, 448 p.
- 15-Cokca,E.(1999).Effect of Fly Ash on Swell Pressure of an Expansive Soil, EJGE, Vol.4.
- 16-Das, B.M.(2002).Principles of geotechnical Engineering .Bill Stenquist, USA.
- 17-Erzin, Y. and Erol, O.(2004).Correlations for Quick Prediction of Swell Pressures, EJGE, Vol.9.
- 18-Hakari, U.D. and Puranik, S.C.(2010). Evaluation of Swell Potential and Identification of Expansive and Problematic soils in Civil Engineering Works by Newly Developed Matrices Based on Index and Grain Size Properties, EJGE, Vol. 15, Bund.P, pp 1712-1726.
- 19-Jing-chao, J., Qing,Y., Mao-tian,L., and Qiang,L. (2008). Discussion on Two

- Swelling Characteristics, EJGE, Vol.11.
- 23-Reddy,P., Rao,K., and Rani.Ch.(2009). Identification of Expansive Soils and Assessment of Expansion Potential by Fuzzy Approach, EJGE, Vol. 14 , Bund. L,pp1-11.
- 24-Thomas, P.J.(1998). Quantifying Properties and Variability of Expansive Soils in Selected Map Units, Ph.D. Thesis, Virginia University,USA,79p.
- 25-U.S. Army Corps of Engineers (1994).*Soil Stabilization for Pavement*. USA.
- Simplified Swelling Pressure Models for Expansive Soils, EJGE, Vol. 13, Bund.L, pp1-8.
- 20-Lew, B.,(2010). Structure Damage Due to Expansive Soils: a Case Study, EJGE,Vol.15, Bund.M, pp 1317-1324.
- 21-Rafie,B., Moayed,R., and Moayed,R. (2008). Evaluation of Soil Collapsibility Potential: A Case Study of *Semnan* Railway Station, EJGE, Vol. 13, Bund.G, pp 1-7.
- 22-Rao,K.,G.,Babu,G., and Rani, Ch.(2006). Influence of Coarse Fraction on