دراسة ارتفاع مناسيب المياه الجوفية في بعض احياء مدينة سامراء باستخدام تقنية المسح الكهربائي تنائي البعدين زيدون طه عبد الرزاق نادية احمد عزيز حيدر عبد الزهرة علوان وزارة العلوم والتكنولوجيا/ دائرة الفضاء والاتصالات – مركز بحوث الجيوفيزياء يغداد – العراق

الخلاصة

تضمنت الدراسة اجراء مسح ثنائي الابعاد في ثلاثة عشر موقعا تم تحديدها بالاعتماد على المعطيات الجيولوجية والطوبوغرافية الاولية للمنطقة، فضلا عن مدى توفر المساحات والمواقع الملائمة لعملية المسح. وقد تم ايضا اجراء اعمال مساحية لتحديد ارتفاعات نقاط الجس عن مستوى سطح البحر بالاعتماد على نقاط التثليث الموجودة في المنطقة، اضافة الى تحليل نماذج من المياه لتحديد المحتوى الكيميائي لها.

استخدم جهاز (ABEM Terrameter LS) لجمع البيانات ونفذ العمل الحقلي في مدينة سامراء بالمنطقة المحددة بخطي الطول ("51 '43 '43 -43' 54 '43) وخطي العرض ("57 '90 '54-"24 '13 '43). استخدم ترتيب فنر -شلمبرجر (Wenner-schlumberger Array) لمسح المقاطع الطولية ثنائية الابعاد وبمسافات مختلفة بين الاقطاب، وكان اقصى عمق للاختراق 74 مترا". تم تحليل وتفسير البيانات ثنائية الابعاد بواسطة برنامج RES2DINV حيث حللت النتائج وتم اعداد الموديلات المطلوبة (Inverse Models) لتحت السطح. بينت النتائج ان أسباب ارتفاع مناسيب المياه الجوفية في بعض المواقع دون الأخرى الى وجود عدسات او تجمعات مائية معلقة ناتجة عن تسرب مياه الامطار والصرف الصحي وليس بتأثير الخزانات الجوفية الرئيسية في المنطقة، كما أظهرت مقاطع المسح الجيوكهربائي وجود طبقات جافة وطبقات كاتمة تفصل المياه تحت السطحية عن الخزان الجوفي الرئيسي في المنطقة.

الكلمات المفتاحية: التصوير ثنائي الابعاد، المياه تحت السطحية والمسوحات الكهربائية.

Study of Groundwater Level in Samarra City by Using 2D Resistivity Imaging Technique

Zaidoon Taha Abdulrazzaq Nadia Ahmed Aziz Hayder Abdul zahrah Alwan Ministry of Science and Technology/ Space Directorate and Communication-Geophysics Researches Center, Badhdad - Iraq E-mail: zaidoon.taha@live.com

Abstract

The study included applying 2D electric resistivity imaging in thirteen locations which had been identified based on primary geological and topographical information of the study area, as well as the availability extent of convenient areas and locations for survey work. Land survey were also performed to determine the elevation above sea level depending on tripling points available in the region; in addition to analyzing water samples to determine their chemical content.

ABEM Terrameter LS was used for data collection, and field work was conducted in Samarra city. Wenner-Schlumberger array was applied to survey 2D linear sections by different distance between electrodes. The maximum penetrating depth was 74 meters. Two-dimensional data were analyzed and inversions by RES2DINV software. The results showed that the reasons behind the rise of groundwater levels in some locations without others are due to the existence of lenses or suspended water assemblages resulted from rain water and sewage leakage and not due to the effect of main aquifers in the region. Geoelectrical survey sections also showed the presence of dry layers and impermeable layers separating sub-surface water from the main aquifer in the region.

Keywords: 2D Resistivity Imaging, Sub-surface Water and Resistivity Survey.

2015, 6 (1)

المقدمة

نبرز مشكلة ارتفاع منسوب المياه تحت السطحية في المدن بصورة واضحة في المناطق المنخفضة التي لم يؤخذ بنظر الاعتبار موقعها حسب طوبوغرافية المناطق المجاورة لها او المناطق القديمة التي بنيت منشآتها ومبانيها في وقت لم تكن المشكلة فيه قد تفاقمت بعد، وبالتالي لم يؤخذ بالاحتياطات اللازمة لجهل الأسباب والمضاعفات. ويعاني من هذه المشكلة العديد من المناطق كأحياء الشرطة والعرموشية والضباط (قيد البحث) (شكل1)، والتي تعاني من عدم وجود شبكات الصرف ومجاري تصريف مياه الأنهار والتربة، فالمياه نتسرب الى السراديب وتملأ الجدران بالأملاح علاوة على ان المياه قد نتسرب الى داخل السراديب، وتجعلها غير صالحة لاستقرار المنشآت وسلامتها.

تعد تقنية تصوير المقاومية الكهربائية من أفضل الطرق الجيوفيزيائية التي تستخدم بشكل واسع منذ عدة عقود في الدراسات الجيولوجية والهندسية والبيئية والهيدروجيولوجية لما تعطيه من بيانات دقيقة وخصوصاً للاهداف القريبة من السطح، وقد اجريت وخصوصاً للاهداف القريبة من السطح، وقد اجريت العديد من الدراسات لتوضيح الدراسة بين هندسة التربة وتقنية المقاومية الكهربائية (Rentley and Gharibi, 2004) (Gay et al., 2006) (Cosenza et al., 2006)

ان ازدياد استخدام تقنيات التصوير الكهريائي في العقد السابق من الزمن بسبب تطور الاجهزة متعددة الاقطاب اذ ازدادت سرعة القراءات الحقلية بشكل كبير جدا، كذلك تطور البرمجيات وطرق العرض ساعد على Slater *et al.*, (ما داخل العراق فقد انتشر (2000) (Loke, 2011). اما داخل العراق فقد انتشر استخدام هذه التقنية بشكل واسع في مجلات مختلفة كدراسات التلوث مثل (Al-Menshed, 2011)

ودراسات التربة مثل (Aziz, 2012) ودراسات المياه الجوفية مثل (Al-hameedawie, 2013). تضمن البحث دراسة جيولوجية المنطقة واجراء مسوحات جيولوجية وجيوفيزيائية ومساحية لمعرفة أصل وأسباب تجمع المياه لاقتراح حلول مناسبة لخفض مناسيبها في المناطق المتأثرة، وتقييم الآثار التي قد تتجم عن خفض منسوب المياه على الخواص الجيوتقنية للتربة وسلامة المبانى والمنشآت.

المواد وطرائق العمل جيولوجية وهيدر وجيولوجية منطقة الدراسة

تقع مدينة سامراء في الرصيف غير المستقر ضمن نطاق اقدام الجبال ونطاق السهل الرسوبي. تغطي المنطقة ترسبات العصر الرباعي التي تتضمن ترسبات المروحة النهرية وتظهر هذه الترسبات بشكل ترسبات طبقية لترسبات من الجلاميد والحصى والرمل والغرين والطين والترسبات الجبسية. تليها ترسبات العصر الثلاثي والمتمثلة بتكوين (انجانة) بشكل وطبقات الحجر الرملي والحجر الطيني المتكسرة وطبقات الحجر الغريني ذات السمك القليل. أما التربة وتحتوي على ترسبات من الحصى، والرمل، والغرين، والطين، وتكون غنية بالجبس الثانوي، وتصنف على أنها سحنة الجبكريت (تربة جبسية) (Basi and).

ومن الناحية الطوبوغرافية فهنالك ظواهر طوبوغرافية مختلفة كالمنحدرات والوديان والمنخفضات والسهول. تشكل ترسبات تكوين انجانة الخزان الجوفي الرئيسي العلوي للمنطقة الواقعة الى الغرب من نهر دجلة، بينما تشكل ترسبات العصر الرباعي الخزان الجوفي العلوي للمنطقة حيث تكون هذه الترسبات بسمك مناسب يساعد على خزن المياه والاحتفاظ بها ضمن عموم المنطقة. الاتجاه العام لحركة المياه الجوفية يتماشى مع طوبوغرافية المنطقة بصورة عامة فهو باتجاه الجنوب على وجه العموم.



شكل(1) خارطة موقعية لمدينة سامراء موضح عليها الاحياء المتضررة من ارتفاع المياه تحت السطحية.

الخلفية النظرية لطريقة المقاومة النوعية الكهربائية

هناك عدة طرق لأمرار التيار الكهربائي في الأرض لغرض التحري عن التراكيب تحت السطحية (شكل 2)، والشائع هو استخدام قطبين لتمرير التيار ويتم قياس فرق الجهد بواسطة قطبين آخرين، وتكون هذه الاقطاب موزعة بترتيب معين . فالتيار الكهربائي سوف يتدفق بشكل خطوط شعاعية من القطب، تتحني ملما تقدمت باتجاه القطب الثاني وتكون عمودية على نطوط تساوي الجهد (Keller and Frischknecht, 2003) خطوط تساوي (AL-Fouzan, 2008).

وان وجود أي تغير تحت سطحي في التوصيل الكهربائي يؤدي الى تغير هيئة سريان التيار داخل الارض وهذا بدوره يؤثر على توزيع الجهد الكهربائي اعتماداً على شكل وحجم وموقع ومقاومة الطبقات او الاجسام تحت السطحية، لذلك فمن الممكن الحصول على معلومات عن الطبقات تحت السطحية من قياسات الجهد الكهربائي على السطح Sharma, 1968) (Bhatacharya and Patra, 1968).

الموديل المقلوب (Inverse Modeling) للمقاومية الكهربائية

تمت معالجة البيانات بأستخدام برنامج (RES2DINV ver. 3.59) حيث يتميز بالدقة والكفاءة وقد شاع استخدام هذا البرنامج على نطاق واسع. ان روتين عمل البرنامج بالشكل الافتراضي يستند على مصفوفة Gauss-newton وطريقة (Least-squares Method) وطريقة والتي تحقق نتائج انقلاب على نحو سلس عندما يكون المنطقة بشكل متدرج عندما تتغير جيولوجية (Loke and Barker, 1996) (Loke and Dahlin, 2002) (Loke, 2011) (Zhou, 2003).



شكل (2) تدفق التيار الكهربائي وتوزيع الجهد (Chandra et al., 2004)

الأجهزة المستخدمة

أنجز العمل الحقلي باستخدام جهاز (Terrameter LS) (شكل 3) مع بكرتين فضلاً عن مجموعة من الاوتاد الفولانية.

جهاز (Terrameter LS) من صنع شركة (ABEM) السويدية والذي يستخدم بصورة واسعة في المسوحات الجيوكهربائية، إذ يستخدم هذا الجهاز في Electrical المقاومية الكهربائية (Resistivity Induce) والاستقطاب بالحث (Polarization Self-) إضافة إلى الجهد الذاتي (-Polarization وتكون النتائج المستحصلة ضمن مدى يتراوح (0,1) 500 فولت) كذلك يستخدم في

مسوحات المقاومة النوعية الكهربائية اذ يعد الجهاز مقياساً للمقاومة النوعية للأرض ويولد تياراً مناسباً يمكن

إيصاله الى أعماق كبيرة ولمسافات تحت ظروف مسح جيدة (ABEM, 2008).



شكل (3) جهاز قياس الكهربائية Terrameter LS.

اعمال المسح الكهربائي الحقلي

حددت مواقع المسح الكهربائي ثنائي البعد التي بلغ عددها ثلاثة عشر موقعا بالاعتماد على المعطيات الجيولوجية والطوبوغرافية الاولية للمنطقة، فضىلا عن

مدى توافر المساحات والمواقع الملائمة لعملية المسح (شكل 4). وقد اجريت اعمال الجس الكهربائي باستخدام ترتيب فنر -شلمبرجر وبفاصلة بين الاقطاب تراوحت بين (2.5 – 10) مترا" اعتمادا على توافر المساحات الملائمة (شكل 5).



شكل (4) توزيع نقاط واتجاهات خطوط المسح الكهربائى على منطقة الدراسة



شكل(5) العمل الحقلي في مناطق مختلفة من مدينة سامراء.

النتائج والمناقشة

حللت وعولجت البيانات المستحصلة من اعمال المسح الحقلي باستخدام البرمجيات RES2DINV وكما يلي:

المقطع الاول

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطيا (Linear) باستخدام طريقة المربعات الصغرى

(Least Square)، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 5–88 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 3% للمحاولة الثانية وعمق الاختراق بحدود 47 مترا". يبين الشكل رقم (6) امتداد الطبقة السطحية من مستوى الارض الطبيعية (N.G.L) الى عمق 6 أمتار وبقيم مقاومية كهربائية متفاوتة (53– 88 اوم.م) والتي تمثل طبقة التربة السطحية المتكونة من الحصى والرمل والجبس بنسب متفاوتة، فضلا عن التربة المدفونة (تربة الدفن) وتكون ذات مسامية عالية تؤهلها لخزن كميات كبيرة من المياه اما من عمق 6 الى 16 متر فتمثل طبقة من الحصى ذات مقاومية تؤهلها لخزن كميات كبيرة من المياه اما من عمق 6 التربة بحدود (41–50) اوم.م والمتمثلة بترسبات العصر الرباعي والتي ممكن ان تكون خزان مائي ثانوي إذا توفرت بسمك كافي.

ظهر الخزان الجوفي الرئيسي بعمق 16 متراً ويصنف على انه شبه محصور (Semi-confined) والمتمثل بترسبات تكوين انجانة المتكون من تعاقبات من الرمل والطين اضافة الى الطين الرملي.



شكل (6) التحليل الخطي (Linear) النهائي لبيانات المقطع الاول.

المقطع الثاني

أظهرت النتائج بعد التحليل اللوغاريتمي للمقطع، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 6–88 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 3% للمحاولة الثانية وعمق الاختراق بحدود 36 مترا" (شكل 7). يمتد هذا المقطع بموازاة المقطع الاول ويبعد عنه بمسافة 100 متراً.

ظهر في هذا المقطع نطاق بقيم مقاومية عالية بحدود 89 اوم.م على عمق يتراوح من مستوى الارض الطبيعية الى عمق 9 أمتار وعلى المسافة الافقية (110–180 م) تم تفسير هذا النطاق على انه طبقة صخرية وتم التحقق منها موقعياً. بالإضافة الى ذلك ظهر الخزان الجوفى الرئيسى بعمق 16 متراً.



شكل (7) التحليل اللوغاريتمي النهائي لبيانات المقطع الثاني.

المقطع الثالث

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطيا، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 9–123 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 4% للمحاولة الثانية وعمق الاختراق بحدود 51 متر (شكل 8). يقع هذا المقطع بامتداد المقطع الأول.

نلاحظ في هذا المقطع تفاوت قيم المقاومية الكهربائية في الطبقة السطحية لهذا المقطع نتيجة لاختلاف المحتوى المائي (Water Content).

شكل (8) التحليل الخطي النهائي لبيانات المقطع الثالث.

المقطع الرابع

أظهرت النتائج بعد التحليل اللوغاريتمي للمقطع، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين (5–96 اوم.م) وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 4% للمحاولة

الثانية وعمق الاختراق بحدود 52 مترا" (شكل 9). نلاحظ في هذا المقطع ارتفاع منسوب المياه تحت السطحية الناتجة عن تجمع مياه الامطار والتصريف.

شكل (9) التحليل اللوغاريتمي النهائي لبيانات المقطع الرابع.

المقطع الخامس

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطياً، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 6–91 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 2% للمحاولة الثالثة عمق الاختراق بحدود 37 مترا" (شكل 10). ترتفع نقطة البداية الواقعة على جهة اليسار في هذا المقطع عن النقطة الاخيرة بأربعة

أمتار، مما ادى الى تجمع المياه تحت السطحية في المنطقة الواقعة على يسار المقطع كما موضح بالشكل ادناه، حيث تراوح سمك الطبقة الحاوية على المياه السطحية حوالي 4.5–2 متر. وتقع تحتها طبقة من الحصى يليها طبقة طينية شبه كاتمة (اللون الاخضر الداكن)، بينما ظهر الخزان الجوفي الرئيسي على عمق 17 مترا".

شكل (10) التحليل الخطي النهائي لبيانات المقطع الخامس.

المقطع السادس

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطيا والذي يمتد بشكل عمودي على المقطع الخامس، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 5–74 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 1% للمحاولة

الثالثة وعمق الاختراق بحدود 18 متراً (شكل 11) الذي يبين ظهور المياه تحت السطحية بمستوى الارض الطبيعية الى عمق 6 م على طول المقطع. اما الخزان الجوفى فيقع على عمق 17 م.

شكل (11) التحليل الخطي النهائي لبيانات المقطع السادس.

المقطع السابع

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطياً، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 3–89 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 2% للمحاولة الثالثة وعمق الاختراق بحدود 18 متراً (شكل 12).

وهذا المقطع يقع في منطقة مرتفعة نسبياً ويمند بموازاة المقطع السادس. ظهرت المياه تحت السطحية بعمق يتراوح بين 2.5–6 م، بينما ظهر الخزان الجوفي الرئيسي بعمق 17 م.

شكل (12) التحليل الخطي النهائي لبيانات المقطع السابع.

المقطع الثامن

أظهرت النتائج بعد التحليل اللوغاريتمي للمقطع الذي يقع في ساحة ملعب كرة القدم، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 3–202 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 2% للمحاولة الثالثة وعمق الاختراق بحدود 22 متراً (شكل 13).

تمثل الطبقة السطحية للمقطع طبقة التربة المزيجية المتجانسة التركيب، بينما ظهرت المياه تحت السطحية بعمق يتراوح بين 4–6 م كون المنطقة مرتفعة قليلا عن المناطق المجاورة، بينما ظهر الخزان الجوفي بعمق 22 م.

شكل (13) التحليل اللوغاريتمي النهائي لبيانات المقطع الثامن. المقطع التاسع

> أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطيا والذي يمتد بموازاة المقطعين السادس والسابع، إن قيم المقاومية الكهريائية تراوحت بين 7–103 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 2% للمحاولة

الثالثة وعمق الاختراق بحدود 18متر (شكل 14). ظهرت المياه تحت السطحية في هذا المقطع على طول المسار وبعمق من 2 الى حوالي 6 أمتار. بينما ظهر الخزان الجوفي الرئيسي بعمق 18 م.

شكل (14) التحليل الخطى النهائي لبيانات المقطع التاسع.

المقطع العاشر

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطياً والذي يقع في ملعب كرة القدم في مركز الشباب ويمتد بموازاة المسار الثاني، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 10-300 اوم.م حيث تعزى المقاومية العالية الى

تواجد عدسات الحصى Gravel). وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 3% للمحاولة الثالثة وعمق الاختراق بحدود 29 مترا" ويظهر الخزان الجوفي في هذا المسار على عمق 17.2 متراً (شكل 15).

شكل (15) التحليل الخطي النهائي لبيانات المقطع العاشر.

المقطع الحادي عشر

أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطياً والذي يقع في جامع الملوية. إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 17–241 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 13% للمحاولة الرابعة وعمق الاختراق بحدود 73 متر (شكل 16). اظهرت قيم المقاومية الكهربائية في الطبقة السطحية من هذا المقطع زيادة بشكل ملحوظ نتيجة لجفاف السطح ووجود

طبقة من الحصى (Gravel) بعمق 3–13 م، متبوعة بطبقة من الحصى الرملي الى عمق حوالي 20 م. وقد ظهر الخزان الرئيسي بعمق 27 م. ومن الجدير بالذكر ان هناك توافق ملموس بين نتائج المقاومية الكهربائية والوصف الصخاري في البئر الاختباري الموجود في المنطقة وقد تم التحقق منه ميدانياً (شكل 16).

شكل (16) التحليل الخطى النهائي لبيانات المقطع الحادي عشر.

المقطع الثانى عشر

يمند هذا المسار بموازاة المقطع الخامس، وهناك فرق في الارتفاع بين القطب الاول والاخير بحدود 3 م. أظهرت النتائج بعد تحليل المقطع خطيا، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 9–144 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 4%

للمحاولة الثالثة وعمق الاختراق بحدود 51 مترا" (شكل 17).

ظهرت المياه تحت السطحية بعمق يمتد من 1.75 الى حوالي 6.7 م وتجمعت المياه على الجانب الايسر من المسار وذلك يعزى لفرق الارتفاع. بينما ظهر الخزان الجوفى الرئيسي بعمق 20 م.

شكل (17) التحليل النهائي لنتائج المعالجة الخطية للمقطع الثاني عشر. المقطع الثالث عشر

> يقع هذا المسار في حي الخضراء قرب جامع الزبير بن العوام. وأظهرت النتائج بعد التحليل اللوغاريتمي للمقطع، إن قيم المقاومية الكهربائية تراوحت بين 4-188 اوم.م وكان معدل الخطأ للقراءات (RMS) بحدود 2% للمحاولة الثالثة وعمق الاختراق بحدود 33 متراً (شكل 18).

امتازت الطبقة السطحية بمقاومية كهربائية عالية بحدود 105-180 اوم.م والتي تمثل طبقة الحصى الجافة الى عمق يمتد من مستوى الارض الطبيعية الى 6 م. اما الطبقة الثانية فكانت بمقاومية كهربائية 61 اوم.م وتمثل طبقة الحصى الرملي. وقد ظهر الخزان الجوفي الرئيسى على عمق 22 م.

شكل (18) التحليل اللوغاريتمي النهائي لبيانات المقطع الثالث عشر.

الاعمال المساحية

تم اجراء اعمال مساحية لرسم خريطة طبوغرافية لمنطقة الدراسة بالاعتماد على نقاط النتليث الموجودة في مدينة سامراء والتي يبلغ عددها (24 نقطة) وقد تم اخذ احداثيات ومناسيب في احياء الضباط والعرموشية والشرطة وبلغ عدد نقاط القياس (137 نقطة) بالاعتماد على (3) نقاط تتليث قريبة

منها في المنطقة، تم من خلالها رسم خريطة طوبوغرافية للمنطقة يمكن من خلالها معرفة المناطق المنخفضة ضمن الاحياء السكنية اعلاه. علما ان هذه المنطقة بمجملها تكون اعلى من المناطق المحيطة بها (شكلين 19، 20).

شكل (19) خارطة كنتورية للارتفاعات ناتجة من القياسات الحقلية باستخدام جهاز الـ Level لأحياء الشرطة والعرموشية والضباط.

شكل (20) مجسم ثلاثي الابعاد يوضح المنخفض الموجود في حي الشرطة نسبة للأحياء المجاورة له.

2015, 6 (1)

التحاليل الكيميائية

اجريت تحاليل كيميائية لعينات من المياه اخذت من بئرين: الاول بعمق (60 متراً) يمتد الى الخزان الجوفي الرئيسي والثاني ذي العمق (11 متراً) (شكل 21). وقد بينت نتائج التحليل الكيميائي ان مياه البئر الثاني تحتوي على نسبة عالية من الكلور مقارنة بالبئر الأول، إضافة الى ارتفاع نسبة الاملاح الذائبة والتوصيلية الكهربائية مما يدل على انها مياه سطحية، كما ان ارتفاع نسبة الكبريتات ندل على نفاعل المياه مع الجبس الثانوي الموجود في التربة، جدول رقم 1.

جدول (1) التحاليل الكيميائية لمياه الإبار.

بئر (2) الضحل (11م)	بئر (1) العميق (60 م)	نوع الفحص
6.6	6.9	الحامضية (ph)
1770	1650 mg/l	الدقائق العالقة
mg/l		(TDS)
300 mg/l	275 mg/l	الكلور (CL)
3700 μ s	3500 μ s	التوصيلية (EC)
1-8 mg/l	1-6 mg/l	الحديد (Fe)
80 mg/l	70 mg/l	الكالسيوم (Ca)
1200 mg/l	1125 mg/l	الكبريتات So ₄
73 mg/l	80 mg/l	المغنسيوم Mg

الاستنتاجات

1- ان الطبقة السطحية لمنطقة الدراسة متكونة من الحصى والرمل والجبس الثانوي (جبسوم) وتكون ذات مسامية عالية تؤهلها لخزن كميات كبيرة من المياه، بالإضافة الى وجود طبقة من الحصى في بعض المناطق ممثلة بترسبات العصر الرباعي والتي من الممكن ان تكون خزان ثانوي في حال توفرت بسمك كافٍ ، تليها طبقة طينية كاتمة تمنع نفاذ المياه الى الخزان الرئيسى.

2- بينت نتائج الاعمال المساحية ان الاحياء التي ظهرت فيها المشكلة وخصوصاً حي الشرطة أكثر

شكل (21) اخذ نموذج من مياه البئر.

انخفاضاً عن باقي المناطق المحيطة بها بحدود 4 متر كما موضح بالخارطة الكنتورية لارتفاعات المنطقة (شكل 4 و5). وإن السبب الرئيسي لارتفاع منسوب المياه تحت السطحية هو تجمع مياه الامطار ومياه الصرف الصحى فيها.

3- من نتائج التحليل الكيميائي لمياه الابار تبين ان مياه البئر الثاني تحتوي على نسبة عالية من الكلور مقارنة بالبئر الأول، فضلا عن ارتفاع نسبة الاملاح الذائبة والتوصيلية الكهربائية مما يدل على انها مياه سطحية، كما ان ارتفاع نسبة الكبريتات تدل على تفاعل المياه مع الجبس الثانوي الموجود في التربة.

4 بالرجوع الى تاريخ المدينة تقع الاحياء المتأثرة في منطقة كانت تعرف سابقاً بوادي الموح والذي تكون ترسباته عبارة عن تربة منقولة ومفككة ذات مسامية عالية والذي يتوافق مع نتائج الدراسة التي تشير الى انخفاض المنطقة. ومن الجدير بالذكر ان اعمال البناء في هذه المنطقة بدأت بعد عام 2000.

5- ان مدينة سامراء تكون عموماً اعلى من المناطق التي تجري فيها الانهار (دجلة، العظيم، مشروع الرصاصي) مما يستبعد ان تكون هذه الانهار مصدر لارتفاع مناسيب المياه الجوفية في مدينة سامراء. 1- انشاء مبزل مفتوح او مغلق تحت سطحي ومحطات سحب المياه وفق تصاميم تحدد بالنتسيق مع الجهات المعنية كالهيئة العامة للمياه الجوفية.
2- حفر مجموعة من الآبار الضحلة بعمق لا يتجاوز 15 مترا" بتصاميم مختلفة في مواقع مختارة في المنطقة يتم ضخ المياه منها وفق نظام هيدرولوجي طويل المدى يستمر 12 شهراً متواصلة.

Baghdad. Unpublished M.Sc. Thesis. University of Technology, 121.

Bhatacharya, P.K. and Patra, H. P. (1968) Direct Current Geoelectrical Sounding. Elsevier publishing company, Amsterdam, 131.

Basi, M. A. and Karim S. A., (1990) The Stage Report of the Local Geological Survey, 2, Laboratory Studies.

Bernard, J. (2003) Short Notes on the Principles of Geophysical Methods for Groundwater Investigations. IRIS instruments, France.

Bentley, L.R. and Gharibi, M. (2004) Two and Three-dimensional Electrical Resistivity Imaging at a Heterogeneous Remediation Site. Geophysics, 69(3), 674–680.

Chandra, S.; Anandroa, V. and Singh, V. S. (2004) A Combined Approach of Schlumberger And Axial Pole_dipole Configurations for Groundwater Exploration in Hard-Rock Areas, Groundwater Exploration and Management Group, 86(10).

Cosenza, P.; Marmet, E.; Rejiba, Cui, Y.J.; Tabbagh, A. and Charlery, Y. (2006) Correlations between Geotechnical and Electrical Data: A Case Study of Garchy in France, Journal of Applied Geophysics, 60, 165-178. التوصيات

من خلال النتائج المستحصلة من الدراسة نوصي بضرورة انشاء شبكات مجاري للصرف الصحي ومياه الامطار للتخلص من تأثيرها على المياه تحت السطحية على المستوى المحلي للمنطقة وخاصة حي الشرطة والاحياء والمناطق المحيطة به (واهمها العرموشية والضباط لكونها اعلى من حي الشرطة ارتفاعاً).

References

ABEM (2008) Instruction manual – Terrameter SAS 4000/SAS 1000.

Al-Fouzan, F.A. (2008) Optimization Strategies of Electrode Arrays Used in Numerical and Field 2D Resistivity Imaging Surveys. Phd. Thesis, Universiti Sains Malaysia, 25-48.

Al-Hameedawie, M. M.A. (2013) Comparison between Eifferent Electrode Array in Delineating Aquifer boundaries by Using 1D and 2D Techniques in North Badra Area, Eastern Iraq. Unpublished M.Sc. Thesis. College of Science, Univ. of Baghdad, 154.

Al-Menshed, F, H., (2011) Evaluation of Resistivity Method in Delineation Ground Water Hydrocarbon Contamination Southwest of Karbala city, Ph.D thesis, College of Science, University of Baghdad, unpublished, 210.

Anthony, E. (2006) Groundwater Exploration and Management using Geophysics: Northern Region of Ghana. PhD. thesis, Faculty of Environmental Sciences and Process Engineering, BTU Cottbus / Ghana.

Aziz, N. A. (2013) Three Dimension Electrical Resistivity and IP Imaging for Soil Layers Investigation at UOT- Loke, M. H. and Barker, R. D. (1996) <u>Rapid Least-squares Inversion of</u> <u>Apparent Resistivity Pseudosections by a</u> <u>Quasi-Newton Method. Geophysical</u> <u>Prospecting, 44, 131–152.</u>

Loke, M. H. and Dahlin, T. (2002) A Comparison of Gauss-Newton and Gauss Newton Methods in Resistivity Imaging Inversion. Journal of Applied Geophysics, 49,144-162.

Sharma, P. V. (1976) Geophysical Methods in Geology. Amsterdam, Elsevier Scientific Pup. Co. Netherland.

Slater, L., Lesmes, D. and Kemna, A. (2000) Case Studies of Engineering and Environmental Applications of Induced Polarization Imaging. In: Proceedings of the First International Conference on the Application of Geophysical Methodologies NDT and to Transportation Facilities and Infrastructure, December 2000, St. Louis, Missouri.

Telford, W. M; Gelderd, L. P.; Sheriff, R. E. and Keys, D. A. (1976) Applied geophysics, Cambridge University press. Dahlin, T. and Zhou, B. (2003) A Numerical Comparison of 2D Resistivity Imaging With 10 Electrode Arrays. Geophysical Prospecting, 52, 379-398.

Gay, D. A.; Morgan, F. D.; Vichabian, Y.; Sogade, J. A.; Reppert, P. and Wharton, A. E. (2006) Investigations of Andesitic Volcanic Debris Terrains: Part 2 – Geotechnical, Geophysics, 71, B9–B15.

Israil, M. and Pachauri, A. (2003) Geophysical Characterization of a Land Slide Site In The Himalayan Foothill Region, Journal of Asian Earth Sciences, 22, 253-263.

Keller, G. V., and Frischknecht, F.C., (1970) Electrical Method in Geophysical Prospecting, Pergamon Press, Oxford, 517.

Loke, M. H. (2011) Tutorial 2D and 3D Electrical Imaging Survey. www.geoelectrical.com, 140.