



وزارة التعليم العالي والبحث العلمي
رئاسة جامعة ديالى
كلية التربية للعلوم الإنسانية
قسم الجغرافية



الأشكال الأرضية في حوض نهر الوند

وعلاقتها بتكتونية المنطقة

رسالة تقدم بها

زيد عبد محمود

إلى مجلس كلية التربية للعلوم الإنسانية / جامعة ديالى وهي جزء من متطلبات
نيل درجة ماجستير آداب في الجغرافية الطبيعية

بإشراف الأستاذ الدكتور

منذر علي طه الخالدي

الفصل الأول

الخصائص الطبيعية لمنطقة الدراسة

تمهيد

تبين الخصائص الطبيعية لمنطقة الدراسة من جيولوجية ، ومناخ ، وتربة ، ونبات طبقي ، ونظام مائي . تؤثر هذه الخصائص تأثيراً كبيراً على نظام جريان نهر الوند وفي تباين شكل المجرى والتصريف النهري اليومي ، والشهري ، والفصلي ، والسنوي وهذا بدوره يؤدي إلى الاختلاف في طبيعة العمليات الجيومورفولوجية الحتية والترسيبية التي يقوم بها النهر وما ينتج عن ذلك من أشكال ارضية فضلاً عن اختلاف كمية وشكل الحمولة التي ينقلها النهر وعند الأخذ بنظر الاعتبار أمتداد منطقة الدراسة مع مجرى نهر الوند الذي يبلغ 50 كم داخل الاراضي العراقية ، نجد أن لهذه الخصائص أثراً واضحاً في احداث التغيرات الجيومورفولوجية في منطقة الدراسة . ومن أهم هذه الخصائص الطبيعية هي :

1 . 1 : جيولوجية المنطقة :

1.1.1 : البنية التكتونية Tectonic Structure

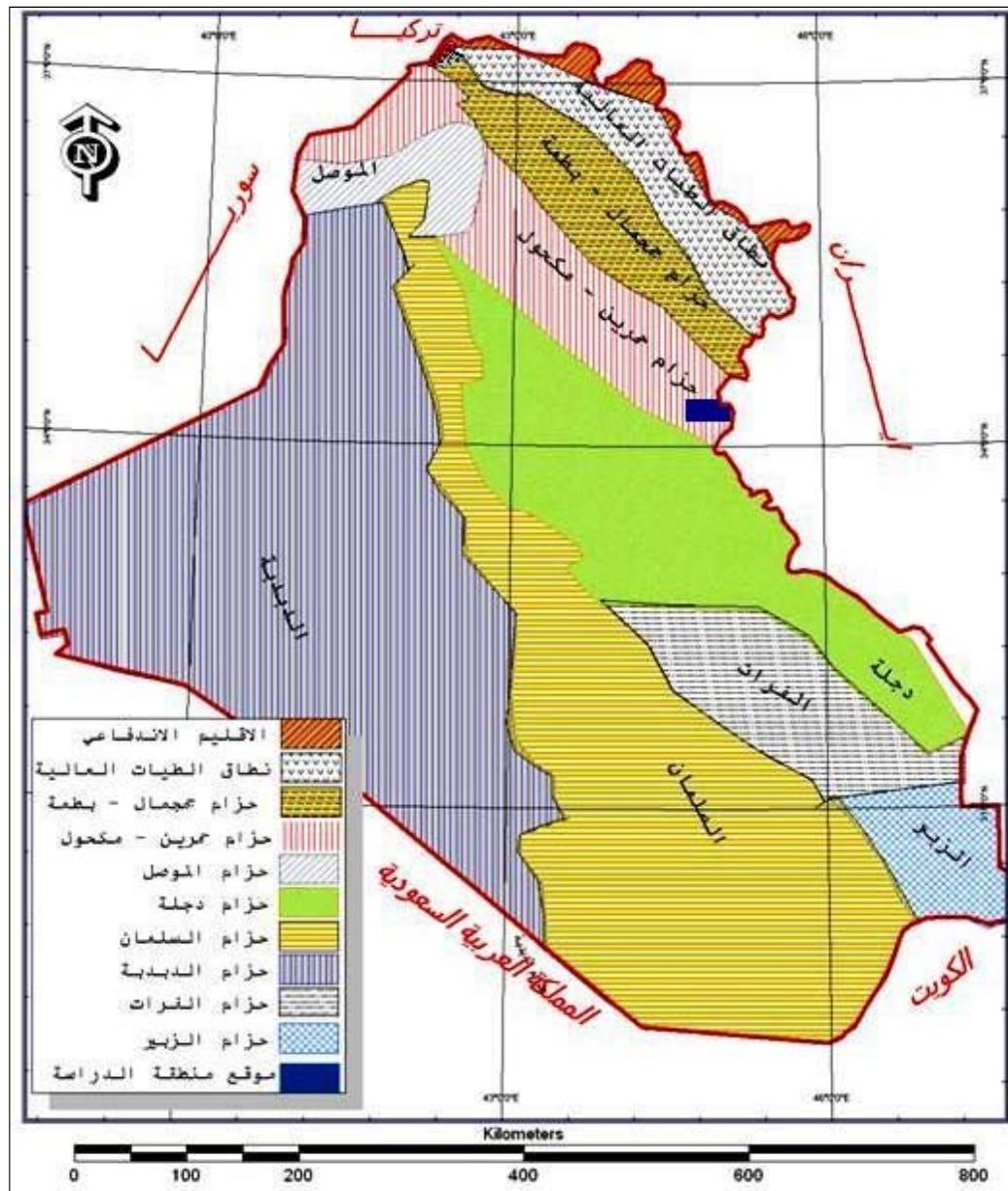
تقع منطقة الدراسة بحسب تقسيم Jassim and Goff ضمن الرصيف القاري غير المستقر Unstable shelf ، وضمن نطاق اقدام التلال (نطاق الطيات الواطئة) Low Folded Zone . ترببت صخور شمال وشمال شرق العراق ، وتلك التي تتوافر في جنوب غرب ايران ، في حوض طولي كبير ، الذي تعرض قاعه الى هبوط بشكل مستمر منذ العصر البرمي الى عصر الكريتاسي المتأخر ، وفي عصر المايوسين – بلايوسين تأثرت المنطقة الروسوبية هذه بالحركة البنوية الالبية Alpine Orogenic Movement ، والتي أدت الى تكوين جبال زاكروس⁽¹⁾ . وكذلك أدت هذه الحركة الى تكوين العديد من التراكيب الجيولوجية ذات اتجاه شمال غرب – جنوب شرق ، خريطة (1 - 1) .

تمتاز الطيات المحدبة Anticlines في منطقة الدراسة بوصفها طيات غير متاظرة ومفصلة بطيات مقعرة غير متاظرة ايضاً ، تشكل سهول واسعة مملوءة بتربات الزمن

1- Jassim, Saad. Z. and Jeremy. C. Goff , Geology of Iraq , first edition , Czeeh , dolin prague , 2006 , p.73.

الثلاثي ، متأثرة بفوالق زاحفة Reverse faults ، وفوالق عكسية Thrust faults ذات اتجاه شمال غرب - جنوب شرق . وتزداد شدة التحدبات والفوالق نحو الجهة الشمالية الشرقية من العراق (1).

خرطة (1) التقسيمات التكتونية للعراق وموقع منطقة الدراسة



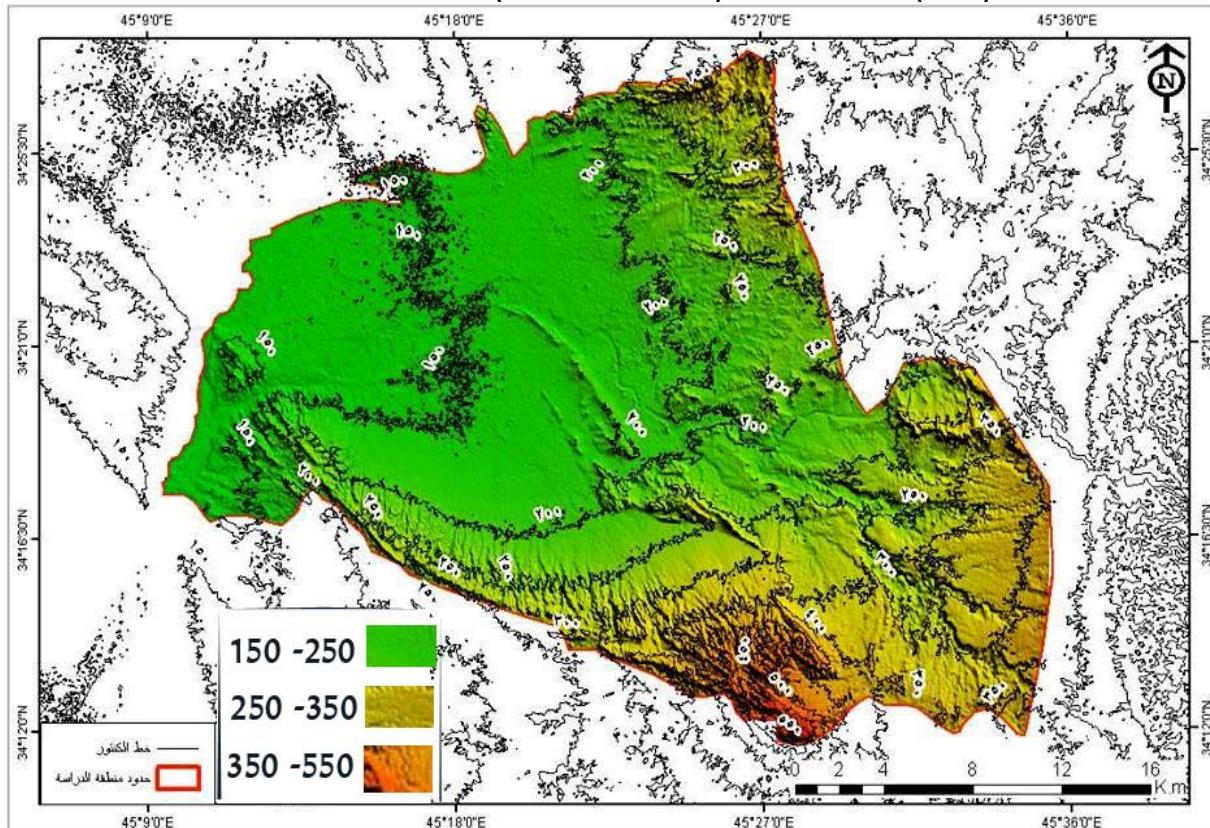
المصدر : Buday. T. Jassim, Saad. Z. The regional geology of Iraq, Vol.2, magnetism and metamorphism, Baghdad, 1982.

1- Buday, T.,The geology of Iraq, stratigraphy and paleogeography, Dar Al-Kutib pub., uni. Of Mosul, Iraq , 1973, p.65.

2.1.1 : الطبوغرافية Topographic

تعكس تصارييس منطقة الدراسة تأثير التراكيب الجيولوجية البارزة على السطح مثل الطيات والتصدعات ، وتعد المنطقة بصورة عامة جزءاً من المنطقة المتموجة ، كما إن معظم التراكيب الظاهرة على السطح تكون بشكل سلسل تلو تخللها وديان وقنوات ، تتراوح ارتفاعات تصارييس المنطقة بين (150 - 550 م) فوق مستوى سطح البحر ، متوجهة شمال غرب - جنوب شرق ، خريطة (1 - 2) . كما له الأثر الواضح على زيادة التصريف النهري أو نقصان سرعة جريان المياه على سطح الأرض ، ففي المناطق الجبلية والمتموجة تزداد درجة الانحدار وهذا يؤدي إلى سرعة جريان الماء ومن ثم قلة نسبة المياه المتتسربة داخل القشرة الأرضية وانخفاض نسبة التبخر، بينما في المناطق السهلية فإن قلة انحدار الأرض يؤدي إلى قلة جريان الماء وزيادة نسبة التسرب والتبخر⁽¹⁾ .

خريطة (1 - 2) الخطوط الكنتورية (الارتفاعات المتساوية) لمنطقة الدراسة



المصدر : من عمل الباحث اعتماداً على / وزارة الموارد المائية ، المديرية العامة للمساحة ، قسم انتاج الخرائط ،
مقياس 1: 100000 ، بغداد 2013 . واستخدام برامح Arc GIS(Arc Map 9.2)

1- P. Buringh , Soils and Soil Conditions in Iraq , H-veenman and Zonen N. V. , wageningen, Nether Lands, 1960 , p.37.

١ . ٣ : الماكشف الصخرية السطحية في المنطقة :

لقد أجريت دراسات جيولوجية مفصلة عن التتابع الطبقي للجزء الشمالي والشمال الشرقي للعراق والتي تقع فيه منطقة الدراسة من قبل العديد من الباحثين والشركات الأجنبية . فقد أجريت دراسة من قبل شركة نفط العراق IPC ، وشركة النفط الوطنية العراقية INOC . وفيما يلي وصف لأهم التكوينات الجيولوجية المكتشفة في المنطقة وهي من الأقدم إلى الأحدث

١- تكوين المقادادية (البلايوسین الأسفل) Lower pliocene)

عرف التكوين لأول مرة بـ (تكوين البختياري الأسفل) Lower Bakhtiari Formation من قبل Busk & Mayo في منطقة بختياري وأختير المقطع المثالي له جنوب غرب ايران (١). وقد تم تغيير اسم هذا التكوين في العراق الى تكوين المقادادية حسب Jassim وآخرون ، واختاروا المقطع المثالي له على بعد (15) كم شرق المقادادية (٢) . يتتألف التكوين بصورة اساس من تتابع الحجر الرملي والذي يكون أحياناً حصرياً مع الحجر الطيني والحجر الغريني ، سمك التكوين ما بين (300 - 1200) م ، بيئه الترسيب نهرية قارية . يوجد هذا التكوين في الجزء الشمالي الشرقي والجنوب الشرقي لمنطقة الدراسة ، خريطة (1 – 3) .

٢ - تكوين باي حسن (البلايوسین الأعلى) Upper Pliocene

يعد تكوين باي حسن من التكوينات الرئيسية في المنطقة يتكشف ضمن الجزء الشمالي والجنوبي والجنوب الغربي من منطقة الدراسة خريطة (1 – 3) ، عرف هذا التكوين بـ (تكوين البختياري الأعلى) Upper Bakhtiari Formation ، استبدل في العراق بأسم باي حسن (Bai – Hasasn Fm.) من قبل Jassim وآخرون عام 1984 ، وأختير المقطع المثالي له في طيبة باي حسن (٣) . يتتألف التكوين من تعاقب المدملكات والحجر الطيني والحجر الرملي مع القليل من الحجر الغريني ، يتراوح سمك التكوين ما بين (300 – 1900) م ، بيئه الترسيب نهرية الى قارية (٤) .

1- Busk, H.G., Mayo , H.T., 1918 Cited in Bellen, Iraq Geology ,Vol.3, Stratig., paris , 1959 , p . 333.

2- Jassim, S. Z., Karim, S. A., Basi, M., Al-Mubarak, M. A. and Munir, J., Final report on the regional geological survey of Iraq , Vol.3,Stratigraphy . Manuscript report , Geological Survey of Iraq , 1984 , p. 19.

3- Jassim, S. Z., Karim, S. A., Basi, M., Al-Mubarak, M. A., Op_cit , p. 13.

4- Munther Ali Taha , The Displacement Criteria in Fibrous Crystallized Gypsum Veins in Southern Hemrin Anticline East of Iraq , journal of basrah researches, number 4, 2010, p.30.

3 - مدلکات بامو Bammu Conglomerates (بلايوسين الأعلى - البليستوسين)

تتابع التربات يتكون من عدسات الرمال والمدلکات التي تتمثل بالحصى والرمل والكلس مع وجود القطع الفتاتية من حجر الكلس وطبقات الحجر الطيني ، يبلغ سمك التربات بحدود (450 م)⁽¹⁾، توجد جنوب خانقين (جنوب منطقة الدراسة) قرب جلولاء ، بيئه التربيب نهرية قارية ، خريطة (1 - 3) .

4 - تربات الزمن الرباعي : Quaternary deposits وتشمل :

أ - الاكتاف النهرية (البليستين) .

تتوفر هذه التربات على جانبي ضفاف نهر الوند ، في الضفة اليمنى من النهر هنالك مستويات طبقات من هذه التربات ، سمك كل منها يتراوح ما بين (1 - 6.5) م ، اما الضفة اليسرى من النهر فهنالك ايضاً مستويات طبقات من هذه التربات يتراوح سمك كل منها ما بين (1 - 5) متر ، هذه التربات تتكون بصورة عامة من الحصى والماده الرابطة بينها اما ان تكون رملية غرينية وطينية ونادراً ما تكون جبسية⁽²⁾ ، خريطة (1 - 3) .

ب - التربات المتعددة المصادر (البليستوسين - الھولوسين) .

هذه التربات تغطي المناطق المنبسطة بين المرتفعات مثل وادي برنجق وكلاي مير ونهر قولي شمال وشمال شرق منطقة الدراسة ووادي كانى بز واسماعيل بك ونهر خريكه جنوب شرق منطقة الدراسة ، وتتكون من خليط من الرمال والغررين والطين وأحياناً تكون جبسية⁽³⁾ . سمك هذه التربات يكون متغير فهو أقل من المتر الواحد في الاطراف ويزداد في المناطق الوسطى ليصل بحدود (10) م.

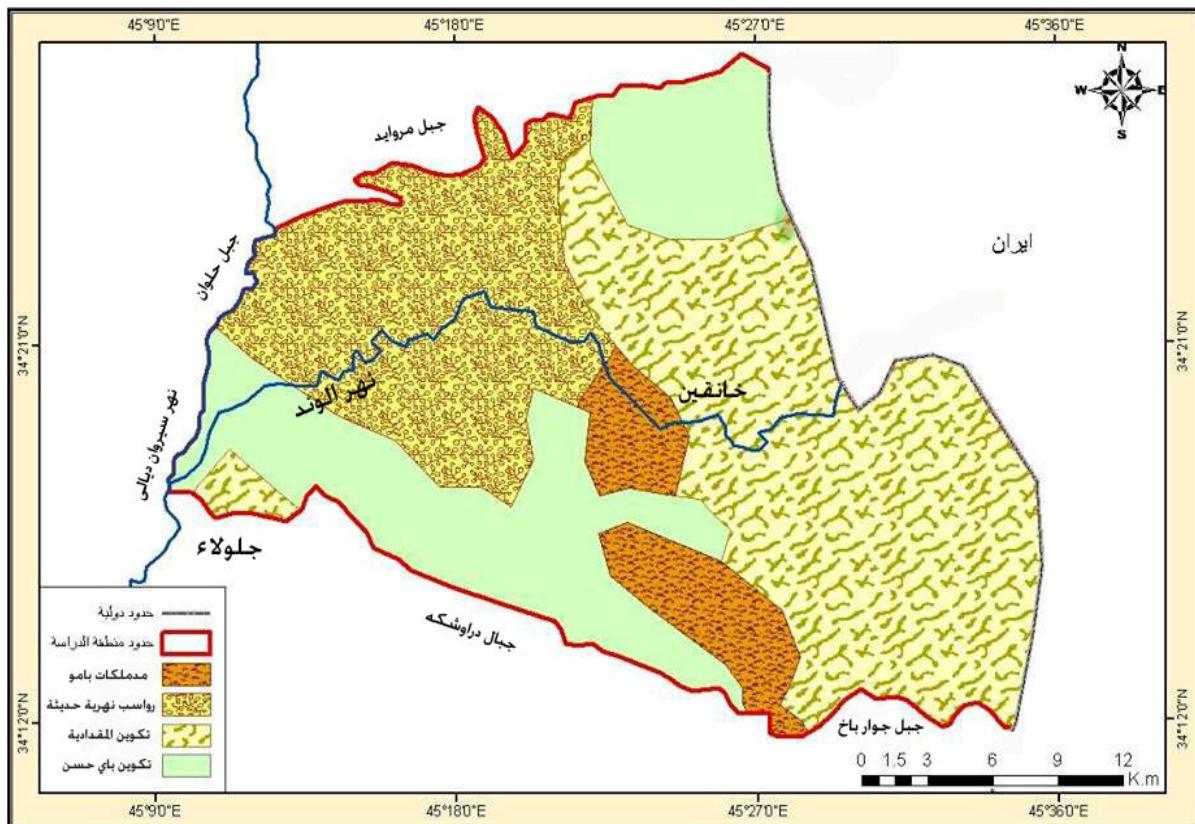
ج - تربات المنحدرات (البليستوسين - الھولوسين) .

تشكل هذه التربات أنطقة أو حزمه أو تكون مت坦رة تحيط منحدرات التحدبات التركيبة ضمن المنطقة . تكون هذه التربات من ترب رملية وغرينية وطينية وفي بعض الاحيان تكون جبسية . سمك هذه التربات يكون متغيراً يتراوح بين أقل من المتر الى بضعة أمتار⁽⁴⁾ . توجد في وادي كانى بز وقوزه رقه وخربيكه ضمن منطقة الدراسة .

1- عبد الله كريم أمين ، دراسة توزيع سماكة تكوين الفارس الاسفل في جنوب وجنوب غرب منطقة خانقين على ضوء المعلوماتزلزالية الانعكاسية ، رسالة ماجستير ، كلية العلوم ، قسم علوم الارض ، جامعة الموصل ، 1986 ، ص.9.
2- الدراسة الميدانية للباحث . 28 / 11 / 2013

3 - Barwary , A.M. and , Said , F.s , The geology of Khanaqin Quadrangle , Sheet (NI - 38 -7)
Scale 1: 25000 GEOSURV. Rept . No . 2228 . Baghdad , Iraq , 1992 , P . 13 .
4 - Barwary , A.M. and , Said , F.s, The geology of Khanaqin Quadrangle, Op_cit , p 14.

خريطة (1-3) التكوينات الجيولوجية المتكتشفة في منطقة الدراسة



المصدر : من عمل الباحث اعتمد على / خريطة العراق الجيولوجية مقاييس 1: 100000 ، الصادرة عن الهيئة العامة للمسح الجيولوجي والتحري المعدني لعام 2010 .

د - تربات السهل الفيسي (الهولوسين) .

تتراكم هذه التربات على جانبي ضفاف نهر الوند وديالى ضمن منطقة الدراسة ، أثناء فترة الفيضانات . عرض السهل الفيسي متغير وتتكون ترباته من الحصى ، والرمل ، والغرين ، والطين وبسمك يتراوح ما بين (0.5 - 3)⁽¹⁾ م .

هـ - تربات ملن الوديان (الهولوسين) .

هذه التربات هي الاحدث ضمن تربات الزمن الرابعى والتي يكون مصدرها المواد المترعرة والمنقوله من المناطق المرتفعة أثناء سقوط الامطار والمتربة في قاع الوديان . تكون هذه التربات بصورة عامة من خليط من الحصى والرمل والغرين والطين وتكون متغيرة السمك⁽²⁾ . توجد في وادي دروشكه وخربيكه وفي معظم وديان منطقة الدراسة .

1- عبد الله كريم أمين ، مصدر سابق ، ص 11 .

2- عبد الله كريم أمين ، مصدر سابق ، ص 12 .

و - التربات الجبسية .

تم مشاهدة تربات معدن الجبس أثناء الزيارات الميدانية وذلك في جنوب غرب منطقة الدراسة , ويعد الجبس (كبريتات الكالسيوم المائية $\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$) من أكثر المعادن انتشاراً في الطبيعة كمعدن أو كصخر رسوبى , ويتواجد عادة مع الحجر الجيري والدولومايت والطين , ويكون لونه عادة أبيض أو رمادي وفي بعض الأحيان مائلاً إلى الأحمرار , ويوجد الجبس بالطبيعة أما على سطح الأرض أو على أعماق متغيرة قد تصل إلى أكثر من 200 م⁽¹⁾.

قد يأخذ الجبس أشكالاً مختلفة فعندما يكون أولى يكون على شكل طبقات تتبع في هيئتها الأنطواء الحاصل في المنطقة أو قد تكون أفقياً , أما إذا كان الجبس ثانوياً فإنه يتبلور في التشققات والفوائل الموجودة في الصخور الصلبة والتي عادة تكون صخور المارل . وفي الصورة (1 - 1) , يشاهد الجبس على شكل طبقة تحت الصخور الرملية , يظهر لهذه الطبقة ميل ضعيف بحدود 16° مما يدل على أنها طبقات جبسية أولية (primary) . ويوجد الجبس في منطقة الدراسة على شكل تربات جبسية أولية على سطح الأرض وكصخر رسوبى متداخلاً مع الطبقات الرملية الصلبة , وقد تم الاستفادة من هذه الطبقات الجبسية للأغراض الصناعية إذ استثمر من قبل بعض المعامل الأهلية الصغيرة , وكان سمك الطبقة في مناطق المعامل بحدود 6 م , صورة (1 - 2).



صورة (1 - 2) معمل لإنتاج الجبس قرب قرية
سيد جابر مع الأستاذ المشرف أثناء الدراسة الميدانية
تاریخ 12 - 11 - 2013

صورة (1 - 1) طبقات جبسية تقع تحت صخور رملية
سمكها 1م اتجاه الطبقة NE 026 تقع في منطقة سيد احمد
تاریخ التصوير 12-11-2013

1.1. 4 - الأشكال الأرضية التركيبية في منطقة الدراسة

وتشمل جميع الطيات والفالق والفاصل المنتشرة في منطقة الدراسة .

1- التراكيب المحدبة في منطقة الدراسة : والمتمثلة بالطيات المحدبة وهي :

• تحدب نودومان : هو تحدب واسع وطويل ، يأخذ ترتيب متبادل مع طية جلابات ثنائية الغطس التي تقع جنوب خانقين ، يكشف تكوين المقدادية ضمن لب التحدب⁽¹⁾ .

• تحدب نفط خانه : يمر التحدب خلال حقول نفطية ويستمر داخل ايران . يكشف تكوين انجانه ضمن لب التحدب . هناك صدع عكسي أدى الى حدوث تغير في سماك تكوين المقدادية على جانبي التحدب⁽²⁾ .

2- الفوالق Faults

تأثرت منطقة الدراسة بعدد من الفوالق الكبيرة بعضها زاحف إتجاهه (شمال غرب - جنوب شرق) ، موازي لمحور الطيات الموجودة في المنطقة وبعضها الآخر مضربi إتجاهه (شمال شرق - جنوب غرب) كفالق خانقين .

• فالق خانقين Khanaqin Fault

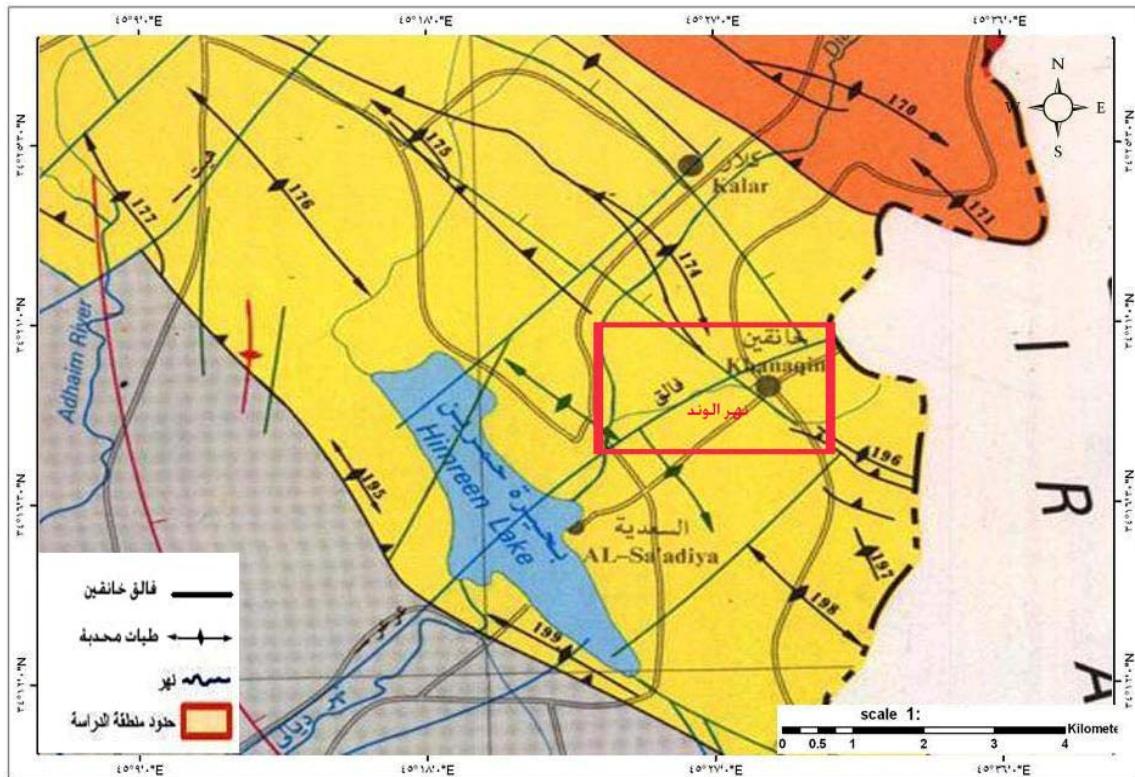
يعد فالق خانقين واحداً من الفوالق المستعرضة الرئيسية في العراق ، خريطة (4-1) يمتد من (شمال شرق - جنوب غرب) العراق ، تم التعرف عليه بوساطة الطرق الجنوبية ، كما عدت صخور القاعدة لفالق خانقين من الصخور الحامضية أو المتحولة والتي تتراوح اعمقها ما بين 9 – 11كم ، طبوغرافياً يمتاز إحنائه الخفيف نحو الشمال الشرقي . فالق خانقين هو من نوع الازاحة المضربية اليميني ، واعد من الفوالق النشطة منذ الزمن الثلاثي حتى الان باستثناء فترة البليوسين - ايوسين عندها كان الفالق من الفوالق الخامدة غير النشطة⁽³⁾ . يمر الفالق بمنطقة الدراسة قاطعاً نهر الوند وقد أثر ذلك على نظام جريان النهر والذي سلك اتجاه الفالق نفسه شمال شرق - جنوب غرب ، مما كون أشكال جيوموفولوجية مختلفة في المنطقة

1- Barwary , A.M. and , Said , F.s, The geology of Khanaqin Quadrangle, Op_cit , p 16.

2 - حاتم خضرير صالح الجبوري ، دراسة هيدرولوجية وهيدروكيميائية لمنطقة لوحة خانقين ، وزارة الصناعة والمعادن ، الشركة العامة للمسح الجيولوجي والتدين ، بغداد، 2006 ، ص 9 .

3 - عبد الكاظم جيثوم العابدي ، اعداد نموذج للتطور الحركي البنائي لطيات حمرین مکحول ، اطروحة دكتوراه ، كلية العلوم ، جامعة بغداد ، 1997 ، ص 71 .

خرائطة (1 - 4) موقع فالق خانقين ضمن الفووالق الرئيسية في العراق



المصدر : خريطة العراق الجيولوجية الصادرة عن الهيئة العامة للمسح الجيولوجي والتحري المعدني لعام 2006

3 : الفوائل Joints

الفوائل هي كسور أفقية او عمودية في الطبقات الصخرية لا تحدث على امتداد سطحها حركة ملحوظة ، والفوائل هي واحدة من المميزات التي تميز بها الطبقات الصخرية الصلبة على او قرب سطح الأرض ، وغالباً ما يحدث تطور للفوائل ضمن الطبقات الصخرية فيمكن أن تتطور إلى فوائق إذا حدثت على مستوياتها أي حركة ويمكن أن تتطور إلى عروق إذا حصل عليها تمدد وأتساع حيث ترسّب فيها بعض المعادن ، ويمكن أن نجد الفوائل في كل أنواع الصخور⁽¹⁾ ولكنها تكون واضحة في الصخور الصلبة ، إنَّ كثرة الفوائل والشقوق في الصخور يقلل من قوة تمسك تلك الصخور ويزيد من تعرضها لعمليات التحوية وحركة المواد السائلة خلالها كما ينتج من تفككها مواد قابلة للنقل بوساطة عوامل النقل ، وتعُد الصخور الطينية من أكثر الصخور استجابة للعمليات الجيولوجية الحتية ويعود ذلك إلى سهولة تفككها لدى تعرضها للعوامل الجوية المختلفة . قد تنتج الفوائل من خلال الضغط والإجهاد الذي تتعرض له الطبقات الصخرية وهي تظهر على هيئة مجاميع (Sets) عندما تكون متساوية ومتوازية في الإتجاه والميلان و يتميز السطح الخارجي للفوائل أنه أملس

1-Hobbs, B. E., Means, W. D. and Williams, P. F., An outline of structural Geology. John Wiley and Sons, Inc., New York , 1976 , p.71.

وناعم الملمس⁽¹⁾. أما بالنسبة لعلاقة الفوائل مع الطيات فقد أشار العديد من الباحثين إلى أنه ليس جميع أنواع الفوائل تكونت مع عملية الطي فقد تسببتها أو تعقبها .

1.2 : الانحدار Slope

للانحدار أهمية كبيرة على سطح الأرض وذلك لأنثره في أنماط الصرف المائية وكذلك العلاقة الوثيقة بينه وبين جرف التربة ونقلها وإرتابها ، وله تأثير في الغطاء النباتي وحياة الإنسان . وتعد المنحدرات من أشكال سطح الأرض الشائعة ولا ينحصر تواجدها على واجهة الأرضي المضرسة والمرتفعات بل يشمل الأرضي السهلية المتوجة وقیعان الوديان والسفوح المعندة الانحدار . وأمكن تصنيف منطقة الدراسة إلى 5 فئات ويوضح ذلك من خلال الخريطة (1 - 5) التي تبين التوزيع الجغرافي للمنحدرات إذ يتدرج وفقاً للمستويات الآتية :

1- مستوية Plain

زاوية انحدارها ما بين (0 - 2 °) ، ومن خلال ملاحظة الجدول (1 - 1) يتضح أنها تشغّل مساحة تقدر بـ (252.2 كم²) أي بنسبة (35.9 %) وهي أراضٍ ناشئة من بقايا التعرية والتجوية فوق سطح الأرض ، إذ تتحول بمرور الزمن إلى تربة وتمثل في الأرضي السهلية المناسبة للزراعة والبناء ومد الطرق ومن أمثلتها سهل خانقين ، خريطة (1 - 5) .

2 - بسيط الانحدار Gentle

زاوية انحدارها ما بين (2 - 5 °) ، وهي بهذا تشغّل مساحة تبلغ (210.4 كم²) أي بنسبة (29.8 %) ، وتوجد في وسط وجنوب غرب حوض الوند ، خريطة (1 - 5) ، يمكن استخدامها في الزراعة في حالة توافر شروط طبيعية .

3 - قليل الانحدار Moderate

زاوية انحدارها ما بين (5 - 10 °) ، وهي بهذا تشغّل مساحة تبلغ (55.6 كم²) أي بنسبة (20.4 %) ، ويلاحظ في هذه الأرضي الكثير من المعوقات في استخدامها إلا أنه يمكن استخدامها في الزراعة في حالة تسويتها .

4 - معتدل الانحدار Moderately Steep

زاوية انحدارها ما بين (10 - 18 °) ، وهي بهذا تشغّل مساحة تبلغ (143.30 كم²) أي بنسبة (7.9 %) وهذه الأرضي تنشط فيها التعرية التي تؤدي إلى زحف التربة وتزداد وعورة الأرض ، فتؤدي إلى صعوبة جريان النهر فيها وحدوث الكثير من الالتواءات النهرية والجزر

1- Crawford, Mark J., Physical Geology, Nebraska, cliffs Notes , 1998 , p.49.

النهرية كما هو في نهر الوند في جنوب غرب خانقين ، خريطة (1 - 5).

5 - شديد الانحدار Steep

زاوية انحدارها ما بين (18° - 30°) ، وهي بهذا تشغل مساحة تبلغ (28.57 km^2) أي بنسبة 4.1% وتمثل هذه الأرضي في سفوح الجبال والمنحدرات التي تتحرك عليها مخلفات التجوية والتعرية ، ونتيجة ارتفاعها وشدة انحدار بعض أجزائها ، إذ نجدتها أكثر تعرضا للتعرية والتجوية من الأرضي الاوتو منها ، إذ تنشط العمليات هناك بشدة .

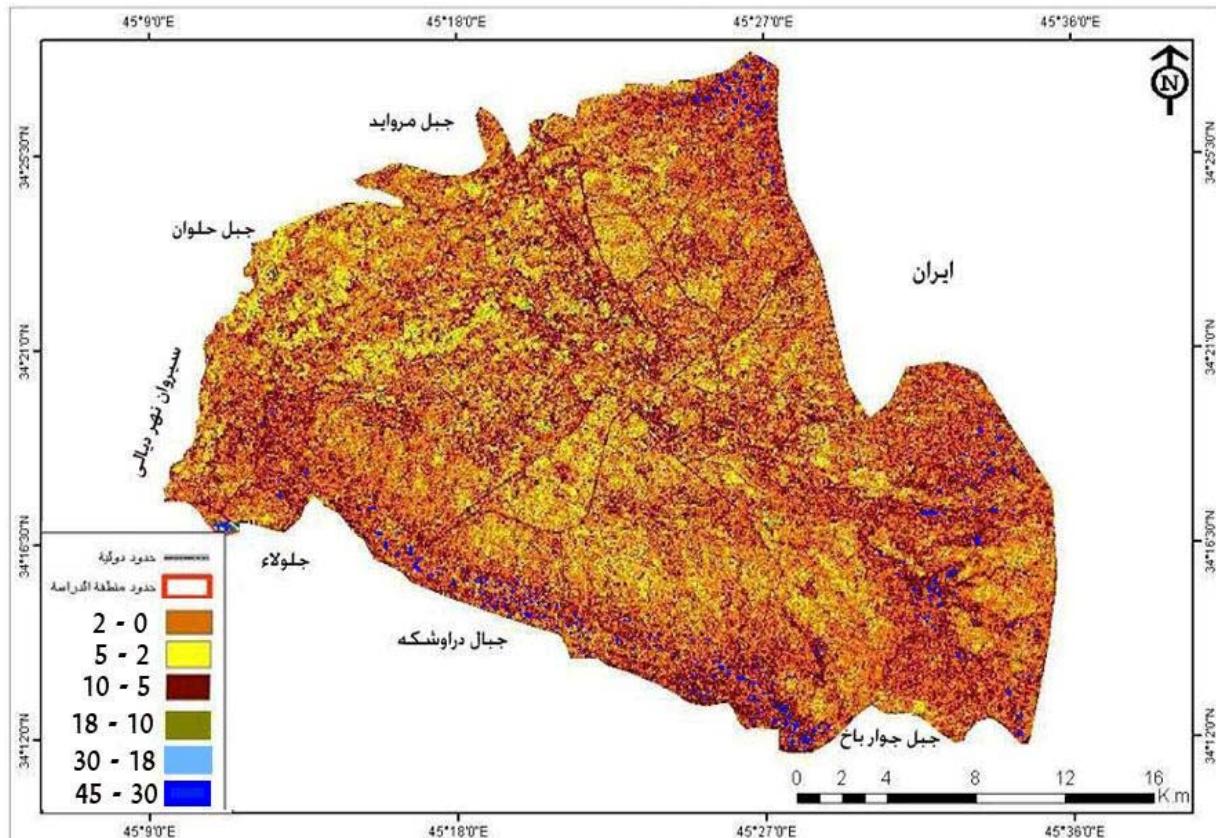
6 - شديد الانحدار جداً Very Steep

زاوية انحدارها يتراوح ما بين (30° - 45°) ، وهي بهذا تشغل مساحة تبلغ (13.2 km^2) أي بنسبة 1.9% ، جدول (1 - 1) . وهي أراضٍ تنتشر في المناطق الجبلية التي تحدّر مساحة حدوث أزلالات صخرية ، خريطة (1 - 5) .

7 - ذروه الانحدار عمودي او قريب من العمودي precipitous

زاوية انحدارها أكثر من 45° وهي جروف او حافات وتشكل نسبة قليلة جداً في منطقة .

خريطة (1 - 5) درجات الانحدار في منطقة الدراسة



المصدر : من عمل الباحث اعتماداً على خريطة (1 - 2) ، واستخدام برمج Arc GIS(Arc Map) 9.2

جدول (1 - 1) درجة الانحدارات ومساحتها والنسبة المئوية في منطقة الدراسة

النوع	درجة الانحدار	ت
اللون	عدد عناصر الصورة	Pixels
المساحة كم ²	المساحة %	النوع
بني فاتح	2 - 0	1
اصفر	5 - 2	2
بني داكن	10 - 5	3
زيتونى	18 - 10	4
ازرق فاتح	30 - 18	5
ازرق غامق	45 - 30	6
المجموع		
4753392	703.53	% 100

المصدر : من عمل الباحث اعتماداً على تحليل خريطة (1 - 5) ، واستخدام برمج Arc GIS . Arc Map 9.2

1.3 : اتجاه الانحدار Direction of the slope

جهة الانحدار هي الإتجاه الذي يتحدد نحوه السفح أو جانب التل وعادة يشير جريان الماء على السفح الى جهة الانحدار . يتضح من جدول (1 - 2) والخريطة (1 - 6) التي تمثل اتجاه الانحدار إن هناك ثمانية اتجاهات لانحدار في منطقة الدراسة هي كالتالي :

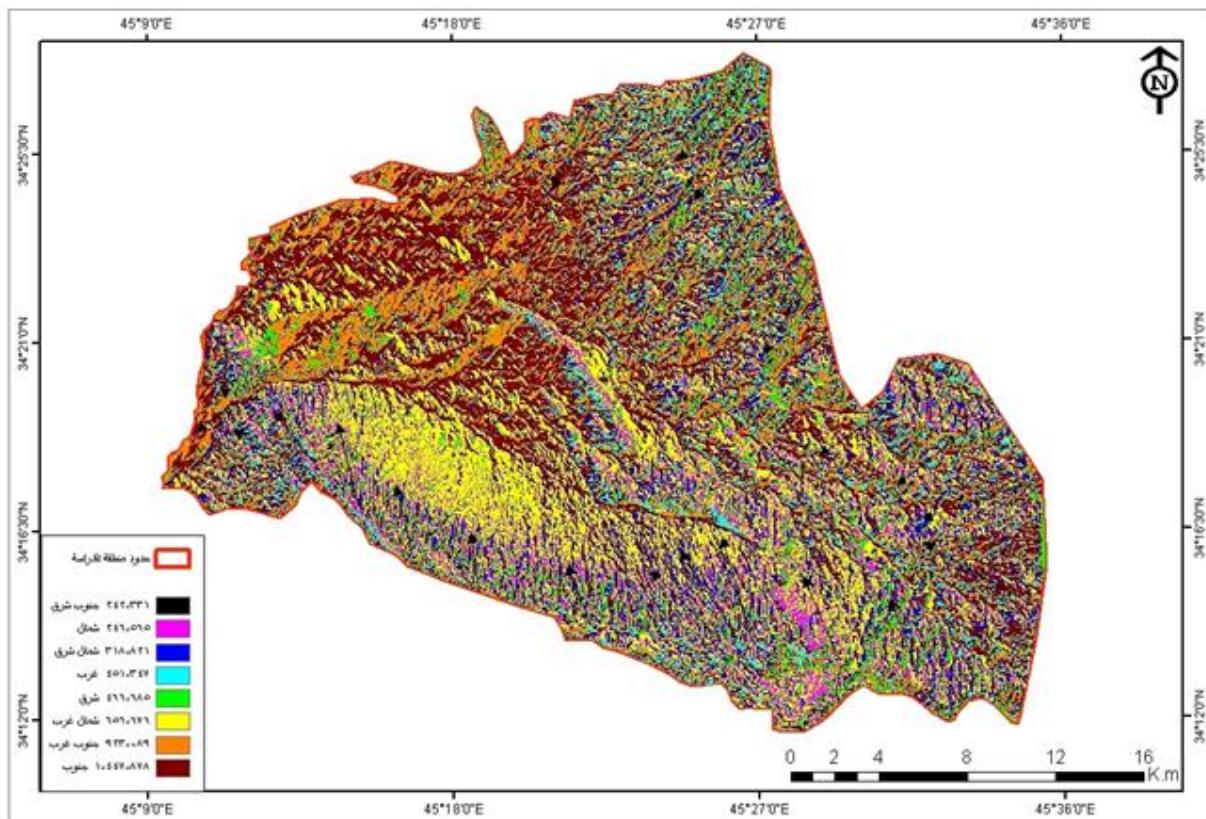
- الاتجاهات الشرقية ، والشمالية الشرقية ، والجنوبية الغربية تكون سائدة في منطقة الدراسة ، فإنها تمثل حافات القباب والهضاب والمصاطب النهرية .
- تليها الاتجاهات الغربية والجنوبية الغربية ، فهي توافق اتجاه جريان نهر الوند (شمال شرق - جنوب غرب) نحو مصبه نهر ديالى .

جدول (1 - 2) إتجاهات الانحدار في منطقة الدراسة

النوع	اتجاه الانحدار	ت
اللون	عدد عناصر الصورة	Pixels
المساحة كم ²	المساحة %	النوع
اسود	جنوب شرق	1
بنفسجي	شمال	2
ازرق	شمال شرق	3
شذري	غرب	4
اخضر	شرق	5
اصفر فاتح	شمال غرب	6
بني فاتح	جنوب غرب	7
بني داكن	جنوب	8
المجموع		
4753392	703.45	100

المصدر: من عمل الباحث اعتماداً على / تحليل خريطة (1 - 6) ، واستخدام برمج Arc GIS . Arc Map 9.2

خرائط (1 - 6) أتجاه الانحدار في منطقة الدراسة



المصدر: من عمل الباحث اعتماداً على / خريطة (1 - 5) ، واستخدام برامح Arc GIS(Arc Map 9.2)

1 . 4 : المناخ The Climate

يعد المناخ من المقومات الطبيعية المهمة في تشكيل مظاهر سطح الأرض ، فضلاً عن أنه يساعد على تنشيط العمليات الجيومورفولوجية ، بما فيها التجوية بنوعيها الكيميائي والفيزيائي وحركة مواد سطح الأرض وعمل الأنهار الجارية⁽¹⁾.

وقد اشارت معظم الدراسات إلى ظهور علاقة بين المناخ ومقدار ونوعية الجريان السطحي وشكل القنوات النهرية أو المجاري النهرية ، لاسيما بوجود مجموعة من أطوال المجاري النهرية ضمن منطقة مناخية معينة (كثافة التصريف النهري) ، وعدد المجاري النهرية (وهو مقدار توادر المجاري النهرية) يزدادان كلما زادت كمية المياه السطحية وتواترت مرحلة الوصول إلى درجة الفيضان . فالمناخ هو أمر أساس يتحكم في طول وتغير المجرى النهري ، فهو أما أن يزيد أو يقلل من طول وعدد ومحل المجاري النهرية⁽²⁾ . يتصف مناخ

1- عبد الإله رزوقى كربيل ، علم الإشكال الأرضية ، ط 1 ، منشورات جامعة البصرة ، البصرة ، 1986 ، ص 72 .
2- وفق حسين الخشاب ، احمد سعيد حديد ، عبد العزيز حميد الحديبي ، الجيومورفولوجية التطبيقية ، ط 1 ، دار الكتب للطباعة والنشر ، جامعة الموصل ، 1980 ، ص 81 .

العراق ومنطقة الدراسة بصورة عامة بمناخ مصنف من لدن علماء الأرصاد الجوية بالقاري ،
الذي يتصف :

- 1- بتباين درجات الحرارة بين الليل والنهار والصيف والشتاء تبايناً كبيراً .
- 2- يكون محتوى بخار الماء ضئيل في الجو .
- 3- وتكون أمطاره قليلة ⁽¹⁾ .

1.4.1 : درجة الحرارة Temperature

تعد درجة الحرارة من أكثر العناصر المناخية فاعلية في التأثير على عملية التجوية ،
لما يترب على ارتفاعها وانخفاضها من تقلص وتمدد المعادن بحسب معامل تمددها . وهي
تعمل على تحطيم الصخور عن طريق التمدد والتقلص المستمر الحاصل على معادنها ثم التفسير
والتفتت وذلك عندما تتعرض الطبقات العليا من الصخور إلى التغيرات اليومية
لدرجة الحرارة ، فقد تتفصل القشور على شكل صفائح يسهل حتها ⁽²⁾ . ويوضح من جدول
(1 - 3) خريطة (1 - 7) خصائص درجات الحرارة في منطقة الدراسة و كما يأتي :

- 1- انخفاض درجات الحرارة في الشتاء في الأشهر كانون الأول ، الثاني ، وشباط ، إذ بلغت درجات الحرارة الصغرى في محطة خانقين $(6.4 - 4.8)^\circ\text{C}$ ، على التوالي لمدة مابين 1980 - 2012 . ويعود سبب ذلك إلى قصر عدد ساعات السطوع الشمسي ، وقصر طول مدة النهار ، وصغر زاوية سقوط أشعة الشمس ، مما يؤدي إلى قلة نسبته في درجات الحرارة ، وهذا الانخفاض في درجات الحرارة يسبب تقلص المعادن المكونة لصخور المنطقة.
- 2- ارتفاع درجات الحرارة في فصل الصيف ، لاسيما خلال أشهر حزيران وتموز وأب إذ بلغت درجات الحرارة العظمى لهذه الأشهر في محطة خانقين $(40.9 - 42 - 43.4)^\circ\text{C}$ على التوالي وللمدة نفسها ، وإن هذا التباين في اختلاف درجات الحرارة من حيث ارتفاعها وانخفاضها يعود إلى طول عدد ساعات السطوع الشمسي ، وطبيعة الصخور المكسوفة الخالية من النبات الطبيعي ، وكبير زاوية سقوط أشعة الشمس ، وصفاء السماء وطول مدة النهار الذي يصل طوله في فصل الصيف إلى أكثر من اثنى عشرة ساعة ⁽³⁾ ، وهذا له تأثير على الصخور السطحية في منطقة الدراسة مما يؤدي إلى تمددها.
- 3- يتضح من الجدول (1 - 3) أن هناك فروقاً واضحة في معدلات درجات الحرارة العظمى

1 - J.D. Atkinson , B.A., M.I.C. , Iraq Irrigations Hornbook , Iraq , Baghdad , 1944 , p.21.

2- عبد الله رزوقى كربيل ، علم الإشكال الأرضية ، مصدر سابق ، ص 85 .

3- علي حسين شلش ، جغرافية الأقاليم المناخية ، وزارة التعليم العالي والبحث العلمي ، جامعة بغداد ، 1978 ، ص 23.

جدول (1 - 3) المعدلات الشهرية لدرجات الحرارة والأمطار والرطوبة والتباخر وسرعة الرياح لمحطة خانقين للفترة (1980-2012)

الرياح م/ثا	التباخر		الرطوبة %	الأمطار ملم	درجات الحرارة			الأشهر
	%	معدل			الصغرى	العظمى	معدل	
E 1.9	1.8	56.8	77.9	57.6	4.8	15.1	9.9	كانون 2
E 2.3	3	95	69.7	49.9	6	17.3	11.6	شباط
E 2.4	5.1	162.9	56.6	48.1	9.6	21.8	15.7	اذار
W 2.5	7.2	228.9	49.6	35.6	14.8	28.3	21.6	نيسان
W 2.6	10.5	333.3	35.3	9.4	21.4	35.4	28.4	أيار
W 2.4	13.4	426.4	26.8	0.03	24.9	40.9	32.9	حزيران
W 2.2	16.6	529.2	28.2	0	27.2	42	34.6	تموز
W 1.8	16	508.6	26.6	0	26.6	43.4	35	آب
W 1.7	12.3	392.8	32.4	0	22.9	39.6	31.3	ايلول
W 1.9	8.2	261.1	42.2	10	18	31.7	24.9	تشرين 1
W 1.7	3.7	117	60.8	33.1	10.7	22.9	16.8	تشرين 2
E 1.6	2.2	69.1	73.3	59.1	6.4	16.6	11.5	كانون 1
		3181.1		303 ملم				المجموع
2.3	% 100	--	48.2	--	16.6	29.9	23	المعدل السنوي

المصدر: جمهورية العراق ، وزارة النقل ، الهيئة العامة للأنواء الجوية والرصد الزلزالي ، قسم المناخ ، بيانات غير منشورة 2013 .

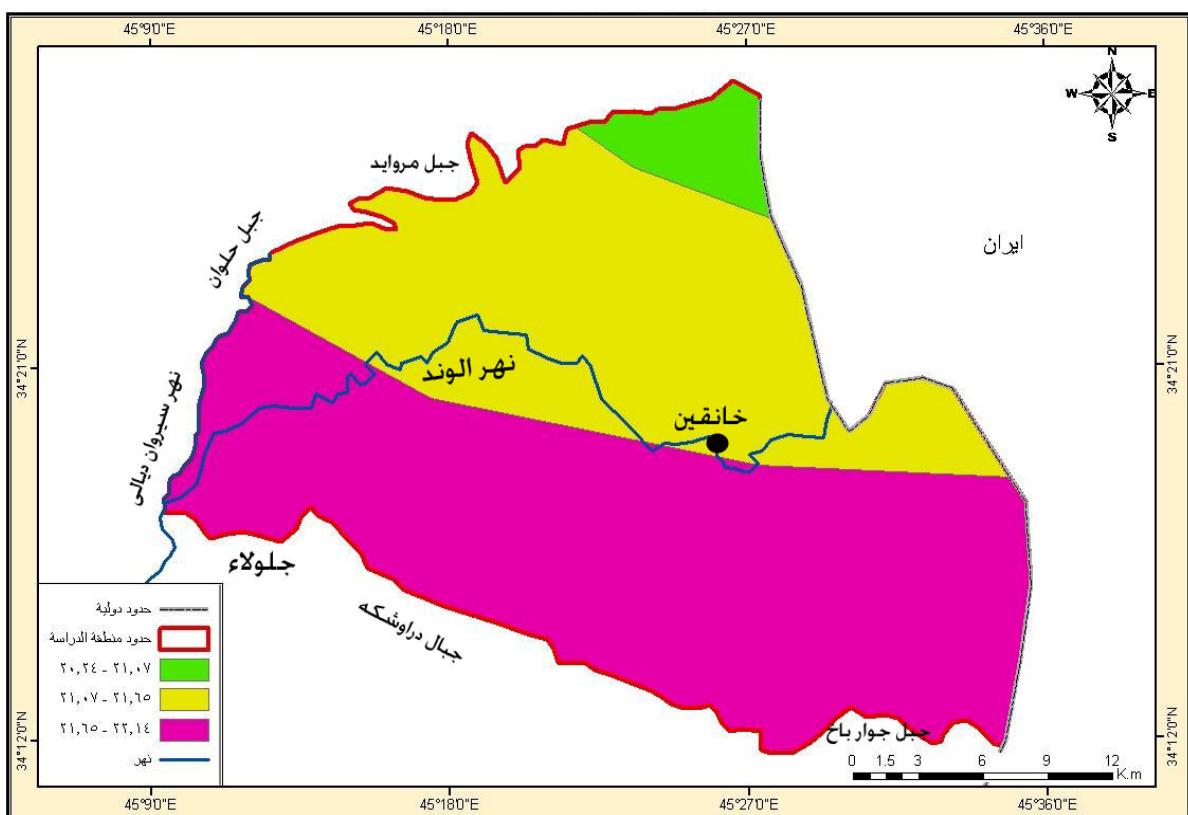
والصغرى ما بين فصلي الصيف والشتاء ، اذ تبلغ مديات الحرارة الشهرية ما بين العظمى والصغرى لشهر كانون الثاني في محطة خانقين (10.3°M) ، ولشهر تموز (14.8°M), وينطبق ذلك على المدى الحراري السنوي للمحطة نفسها اذ يبلغ (13.3°M) .

وبعد تطبيق تصنيف بيلي (Bailey) لإيجاد فاعلية درجة الحرارة ⁽¹⁾ ، لمحطة خانقين المناخية بمنطقة الدراسة يتبيّن لنا إن فاعلية درجة الحرارة بلغت 44.3 درجة مئوية ، وهذا يدل على إن درجة الجفاف تزداد بالمنطقة ، لا سيما في فصل الصيف ، مما يعني زيادة التأثير في الوحدات الصخرية بالمنطقة ، ومن ثم زيادة فاعلية عمليات التجوية الميكانيكية .

1- يوسف عبد الحميد فايد ، جغرافية المناخ والنبات ، دار النهضة العربية ، القاهرة ، 1982 ، ص 128 .

$$\begin{aligned}
 & \text{فاعلية الحرارة} = \frac{(64.4 \times \text{معدل حرارة ادفأ الأشهر} - 50 \times \text{معدل حرارة ابرد الأشهر})}{(\text{معدل حرارة ادفأ الأشهر} - \text{معدل حرارة ابرد الأشهر} + 14.4)} \\
 & \text{حيث ان} : \\
 & \text{معدل حرارة ادفأ الأشهر} = 34.6 \\
 & \text{ومعدل حرارة ابرد الأشهر} = 9.9
 \end{aligned}$$

خرائطة (1 - 7) معدلات درجات الحرارة السنوي المنوي لمنطقة الدراسة



المصدر : من عمل الباحث اعتمد على / المديرية العامة للمساحة ، خريطة طبوغرافية لمنطقة الدراسة (قضاء خانقين) مقياس 1: 100000 لسنة 2012 ، وجدول (1 - 3) ، واستخدام برامح Arc GIS(Arc Map 9.2)

2.4.1 Rainfall

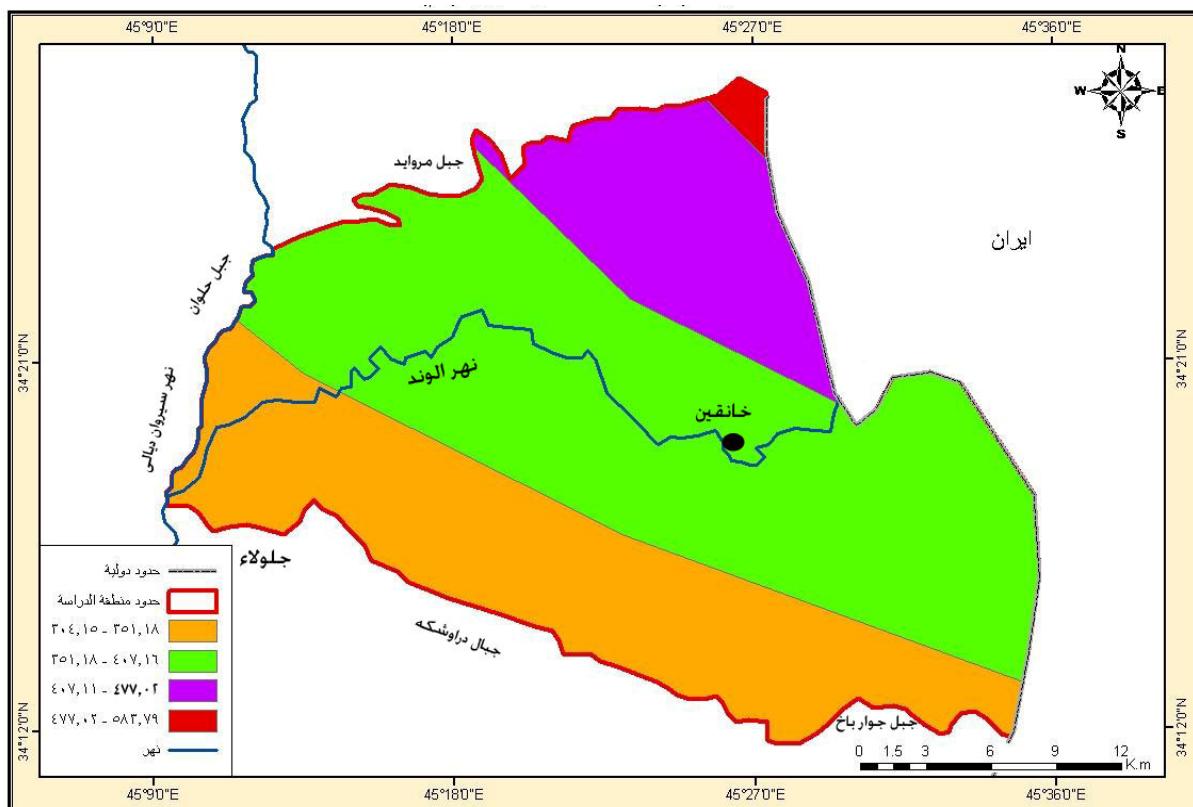
تتأثر أشكال سطح الأرض بمياه الأمطار الساقطة عليها من حيث كميتها وهيأة التساقط ، ولاسيما في المناطق شبه الجافة التي يزداد فيها أثر التعرية المائية ، إذ تسقط الأمطار في شكل رخات فجائية في بعض الأحيان فتخلف سيولاً جارفة على الأرض فتفتك بها ، ومما يزيد من تأثير هذه الأمطار قلة الغطاء النباتي للمنطقة ، إذ تقوم المياه الجارية بنقل الرواسب والمفتتات لاسيما إلى مناطق المنحدرات المنخفضة ⁽¹⁾.

1- علي حسين شلش ، جغرافية الأقاليم المناخية ، مصدر سابق ، ص 15 .

تعد منطقة الدراسة من المناطق التي تمتاز بكثافة سقوط الأمطار وزيادة معدلاتها ولكنها متذبذبة من سنة لأخرى ومن شهر لآخر ، ويلاحظ تأثر وتبين المطر الساقط على المنطقة بعامل الموقع والارتفاع ، فضلا عن اختلاف شكل التضاريس ونظم محاورها واتجاهاتها فالمناطق السهلية تختلف فيها كمية المطر الساقطة عن المناطق الجبلية حيث المنحدرات المواجهة للرياح الممطرة ، والتي تلقى كميات كبيرة من الأمطار ، كما في جبال زاكروس وهي المانع الرئيسية لنهر الوند . يتضح من الجدول (1 - 3) والخريطة (1 - 8) ، أن الأمطار تتميز بالخصائص الآتية :

1- إن التساقط يتركز بشكل رئيس من شهر (تشرين الأول - آيار) أي لثمانية أشهر من السنة ، ويعود سبب ذلك إلى انخفاض درجات الحرارة ولنشاط وتقدير المنخفضات الجوية واختلاف الضغط الجوي الذي يسبب هبوب الرياح مسببة سقوط الأمطار ، وأن عامل الارتفاع الذي يصل إلى 550 متراً عن مستوى سطح البحر ، وزيادة نسبة الرطوبة المحملة بها المنخفضات الجوية أثرا في زيادة كمية الأمطار في منطقة الدراسة .

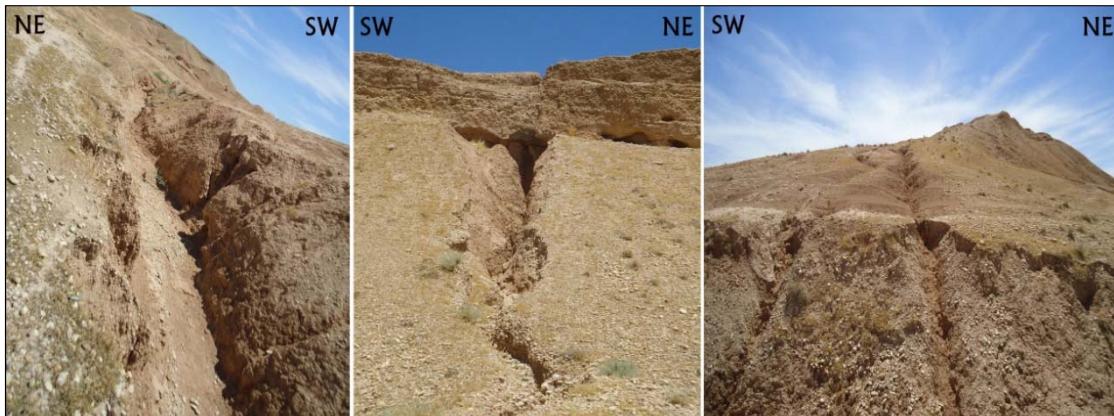
خريطة (1 - 8) معدل المجاميع الشهرية للمطر (ملم) لمنطقة الدراسة



المصدر : من عمل الباحث اعتمد على / المديرية العامة ل المساحة ، خريطة طبوغرافية لقضاء خانقين مقاييس 1:100000 لسنة 2012 ، وجدول (1 - 3) ، واستخدام برامج Arc GIS(Arc Map 9.2)

2- تبدأ مدة الجفاف في المنطقة في الأشهر الأربعة (حزيران ، وتموز ، وأب ، وأيلول) يصاحبها التبخر العالى الذى يسهم فى جفاف الطبقة السطحية من التربة ويسهل تعریتها بواسطه الرياح والأمطار . إن قطرات المطر الساقطة على سطح الأرض تعمل على تفتيت التربة وإزاحتها عن موقعها ، وعند سقوطها فوق الأراضي المنحدرة فإنها تقوم بجرف التربة إلى أسفل المنحدر . إما المناطق ذات الانحدار القليل والتكتونيات الطينية الهشة فإن تجمع قطرات المطر يؤدي إلى شق مجرى مائي يتباين عمقه بحسب كمية المياه ونوعية الصخور ويدعى بالمسيل المائي Rill erosion ⁽¹⁾ . صورة (1 - 3) ، يشاهد فيها التعرية في التكتونيات الطينية الهشة والجبسية ذات الغطاء النباتي القليل ؛ وذلك لأن توافر الغطاء النباتي يقلل من تأثير سقوط قطرات المطر على سطح الأرض .

صورة (1- 3) المسيلات المائية قرب قرية حلوان شمال شرق منطقة الدراسة



تاريخ التصوير 2013 / 11 / 28

3- التذبذب في كميات الأمطار من سنة إلى أخرى ومن فصل لآخر . تؤثر المعدلات المتذبذبة في كميات الأمطار على عمليات النحت والتعرية وكميات الرواسب المنقوله ، فتكون متباينة من سنة لأخرى ومن فصل لآخر حسب كميات الأمطار والسيول المائية ، فكلما زادت نسبة التساقط زادت معها معدلات التصريف وكمية الرواسب ومن ثم انعكست على عمليات التعرية و النحت و بالعكس فكلما تناقصت النسبة انخفضت معدلات التصريف ونقل الرواسب والتعرية والتحت .

1- Strahlar N. ,Strahlar A.H. , element of physical geography second edition , john wiley and sons, new york, 1979 , p.249.

وأجل توضيح مدى تأثير كميات الأمطار الساقطة على منطقة الدراسة في جرف وتعريه التربة فقد تم تطبيق معادلة دوكلاس لقياس حجم التعري المطرية⁽¹⁾.

$$S = \frac{1.65 (0.03937 P)^{2.3}}{1 + 0.0007 (0.03937 P)^{3.3}}$$

حيث ان :
 S = حجم التعري (م³ / كم² / سنة)

P = التساقط الفعال لثورنثويت وتستخرج وفق المعادلة الآتية :

$$P = 1.65 (R/T + 12.2)^{10/9}$$

حيث ان : R = كمية المطر السنوي ملم
 T = معدل الحرارة السنوي ملم

وبالاعتماد على البيانات المناخية المتوفرة لدينا فقد تم أدراج النتائج في جدول (1 - 4) ، وباستقراء الجدول يتبيّن لنا أن حجم التعري المطرية في منطقة الدراسة بلغت نحو (1.716 م³ / كم² / سنة) ، تعد هذه القيمة فوق المتوسط ، إذ توضح فعالية وتأثير الأمطار على عمليات الجرف والتعري للتراب في المنطقة والتي بدورها تزيد من حدة مشكلة تدهور الترب وأنجرافها وقلة سmekها .

جدول (1 - 4) حجم التعري المطرية للمدة (1980 - 2012)

حجم التعري	التساقط الفعال	معدل الحرارة السنوي ملم	كمية المطر السنوي ملم
1.716	18.50	23	303

المصدر : من عمل الباحث اعتماداً على جدول (1 - 3) .

كما أعتمد الباحث على معادلة Fournier لقياس الشدة أو القدرة الحتية للأمطار⁽²⁾.

$$R = P1^2 / P$$

حيث أن :
 R = القدرة الحتية المطرية .
 $P1$ = كمية التساقط الشهري (ملم) .
 P = كمية التساقط السنوي (ملم) .

1- Cook , Geomorphology in Deserts , London bats Ford , 1973 , p.393 .

2- Fournier.F., Climate Erosion La relation entre le erosion du sol Par l'eau et les perceptions Atmosphere , Ques,Paris, 1960, p.201.

وبعد جمع نتائج المعادلة لاثني عشر شهراً يتم استخراج القدرة الحتية المطرية للمنطقة .
ومن خلال المعطيات المناخية المتوفرة لنا عن منطقة الدراسة في محطة أرصاد خانقين المناخية لمدة 1980 - 2012 وأعتماداً على التصنيف الذي أعتمده العالم Fournier لقياس شدة الحر المطري وهي (أقل من 50 ضعيفة) ، (50 - 500 معتدلة) ، (500 - 1000 عالية) ، (أكثر من 1000 عالية جداً) . تم إدراج نتائج المعادلة المطبقة على منطقة الدراسة في الجدول (1 - 5) .

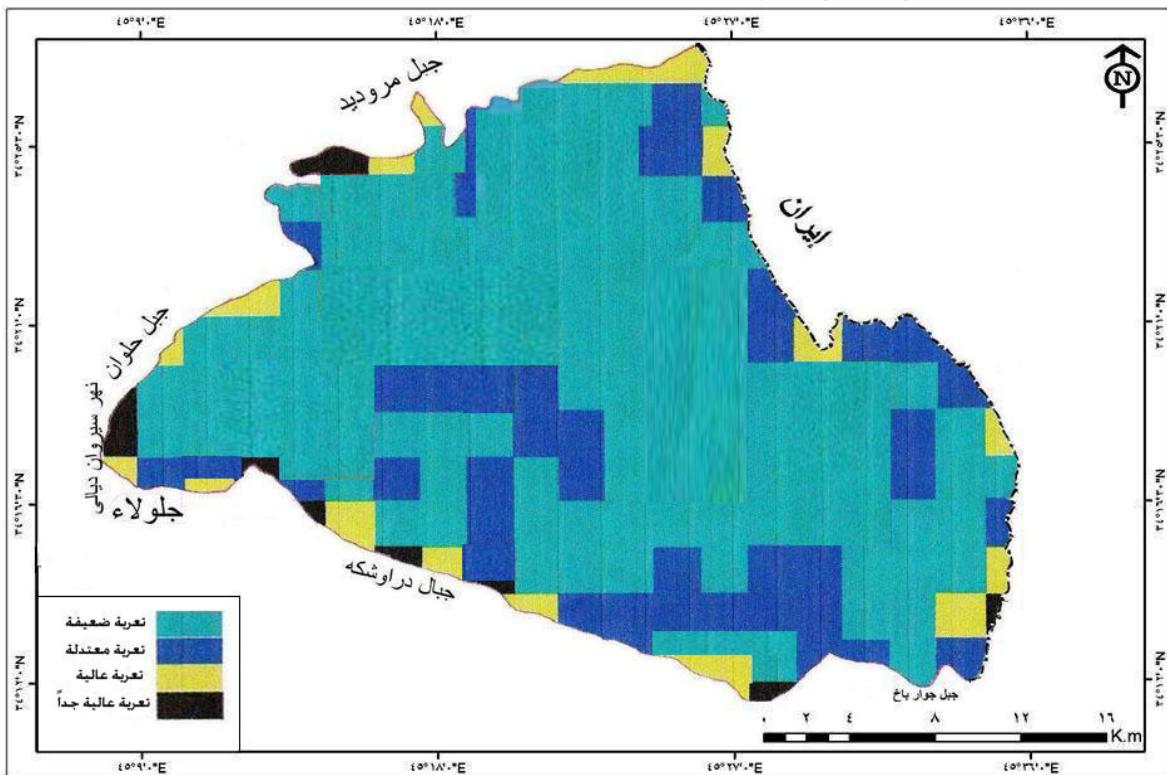
جدول (1 - 5) معدلات المجاميع الشهرية والسنوية للقدرة الحتية المطرية لمدة (1980 - 2012)

الجموع	ك 1	ت 2	ت 1	يناير	آب	تموز	حزيران	أيار	نisan	اذار	شباط	ك 2	الشهر
303	59.1	33.1	10	0	0	0	0.03	9.4	35.6	48.1	49.9	57.6	المطر ملم
46.7	11.52	3.6	0.33				0.000003	0.29	4.18	7.63	8.22	10.95	القدرة الحية المطرية

المصدر : من عمل الباحث أعتماداً على جدول (1 - 1) .

وباستقراء الجدول (1 - 5) يتبيّن أن القدرة الحتية للأمطار في منطقة الدراسة ضعيفة إذ بلغت (46.7) على وفق المعادلة المطبقة لأعتمادها على كميات الأمطار الساقطة فقط ، فهي متذبذبة من سنة لأخرى مع الغاء أثر بقية الضوابط الطبيعية لمنطقة الدراسة كون القانون المستخدم يعتمد على معدلات وهذا يقلل من تأثير الأمطار الواقتية الآتية (الزخات) التي قد تسبب انجرافات لمواد الأرض ، خريطة (1 - 9) . وعلى الرغم من هذه النتيجة الضعيفة أتضح من خلال الزيارات الميدانية المتكررة في أثناء موسم سقوط الأمطار في منطقة الدراسة أنها ذات تأثير فعال وأيجابي وذلك بسب طبيعة المكافحة الصخرية ذات الصخور المقاوطة في الصلابة والعائد لازمة جيولوجية متباينة وأستجابتها للرطوبة بكل مظاهرها مع توافر عامل الأندرار وخلو هذه المنحدرات من الغطاء النباتي الطبيعي كلها وفرت بيئه طبيعية ملائمه لنشاط التعريه المائية بقدرة عاليه (1) .

خرطة (1 - 9) توزيع درجات شدة التعرية المائية لمنطقة الدراسة



المصدر : من عمل الباحث أعتماداً على / المديرية العامة للمساحة بغداد ، خريطة طبوغرافية لخانقين مقياس 1:100000 لسنة 2012 ، ومرئية فضائية لسنة 2013 ، واستخدام برامج Arc GIS، Arc Map 9.2

4.3 : الرطوبة النسبية Humidity

تعد من العناصر المناخية المهمة في العملين الجيومورفولوجي والهيدرولوجي ، وتأتي أهميتها بوصفها عنصراً مناخياً يترك أثراً في عملية التجوية ، ولاسيما التجوية الكيميائية وكذلك تساعده في عمليات الحت والنقل الريحيه والتعرية المائية في فصل الشتاء الربط . ان جفاف الهواء وزيادة عملية التبخر ، يؤدي إلى ضعف تماسك التربة وسهولة تعريتها ، ويعد المناخ جافاً إذا كانت رطوبته النسبية اقل من (50%) ومتوسط الرطوبة إذا كانت بين (60 - 70%) ورطب إلى شديد الرطوبة إذا كانت النسبة أكثر من (70%)⁽¹⁾ .

من خلال ملاحظة الجدول (1 - 3) ، يتضح أن معدل الرطوبة خلال فصل الشتاء بحدود (73.6) فيكون شديد الرطوبة ، في حين بلغ في فصل الصيف بحدود (27.2) فيكون جافاً.

1- فهمي ابو العطا ، الطقس والمناخ ، دراسة في طبيعة الجو وجغرافية المناخ ، دار المعرفة الجامعية ، الإسكندرية ، 1985 . ص 188

ويعود سبب هذا التباين خلال فصلي الشتاء والصيف إلى انخفاض درجات الحرارة وزيادة كمية التساقط خلال أشهر فصل الشتاء ، وإلى ارتفاع درجات الحرارة وقلة التساقط فضلاً عن زيادة نسبة التبخر في فصل الصيف .

4.4 : التبخر Evaporation

يعد عنصر التبخر من العناصر الرئيسية والمهمة في تحديد الموازنة المائية للترابة⁽¹⁾ ، ويؤثر التبخر تأثيراً سلبياً من حيث كمية المياه الجارية في أحواض الانهار بدرجات متفاوتة تبعاً لظروف المنطقة التي تجري فيها الانهار إذ يعتمد التبخر على مقدار التساقط فإذا كانت معدلات التبخر مرتفعة عن معدلات الامطار ينتج عنه عجز مائي ويكون مرتفعاً ولا سيما في فصل الصيف إذ يشترك عاملان هما ارتفاع درجات الحرارة وانعدام هطول الامطار ، أما اذا كانت معدلات التبخر أقل من معدلات الامطار ينتج عنه فائض مائي يزود الانهار بالمياه الجارية ويمكن القول ان عملية التبخر تتناسب طردياً الى حدود معينة مع كمية التساقط⁽²⁾.

يتضح من الجدول (1 - 3) ، إن العجز المائي هو الظاهر السائد في منطقة الدراسة وقد سجل أعلى معدل لكمية التبخر في شهر تموز (529.2 ملم) لمحطة خانقين ، أما أوطاً معدل لكمية التبخر إذ بلغ (56.8 ملم) لنفس المحطة لشهر كانون الثاني ، ونلاحظ على الرغم من سقوط الامطار في فصل الشتاء فإن هناك عجزاً مائياً وهذا يرجع إلى معدلات تبخر أعلى من معدلات سقوط الامطار ؛ وذلك لارتفاع درجات الحرارة وصفاء السماء وطول مدة السطوع الشمسي ، وبذلك فإن الطبقة الخارجية للترابة يسودها الجفاف إذ تكون هشه وأقل مقاومة لعوامل التعرية المائية .

4.5 : الرياح Winds

تؤثر الرياح تأثيراً مهماً ودائماً في تشكيل المظاهر الجيومورفولوجية لمعظم أجزاء سطح الأرض ، ويعتمد أثر الرياح بوصفها عاملًا هدمياً على سرعتها ومقدار ما تحمله من مواد مفتته⁽³⁾ . والرياح في عموم المنطقة هي رياح غريبة في فصل الصيف تمتاز بوصفها

1- نعمان شحادة ، التوازن المائي في تربة الأردن ، مجلة الجمعية الجغرافية العراقية ، مطبعة العاني ، بغداد ، 1981 ص 56 .

2- Strahlar N. ,Strahlar A.H. , element of physical geography, op, cit, p.261.

3- فاروق صنع الله العمري ، جاسم علي الجاسم ، سمير أحمد عوض ، الجيولوجيا الطبيعية والتاريخية ، وزارة التعليم العالي والبحث العلمي ، مطبع جامعة الموصل ، الموصل ، 1985 ، ص 183 .

حارة مغبرة شديدة الجفاف ، وشرقية في فصل الشتاء وتكون شديدة البرودة ؛ لأنها قادمة من اليابسة⁽¹⁾ . ولهذه الرياح تأثير كبير على المنطقة بوصفها مؤثرة في معدلات الأمطار اليومية والشهرية وعلى التبخر ومن ثم على خصائص المناخ في منطقة الدراسة . ويتبين في الجدول (1 - 3) أن المعدل السنوي لسرعة الرياح والذي تم تسجيله في محطة خانقين بلغ (2.3) م/ثا ، وقد يؤثر اتجاه الرياح وسرعتها على عمليتي الحت والارسالب فعندما يتواافق اتجاه الرياح مع اتجاه الجريان يؤدي إلى زيادة عملية الحت وحمل الرواسب ، أما إذا حدث العكس أي اتجاه الرياح عكس اتجاه الجريان فقد تعمل على عرقلة سرعة الجريان . وانجرى نهر الوند في منطقة الدراسة يتعرض للنوع الأول الذي يكون فيه اتجاه الرياح مع اتجاه الجريان لكون اتجاهه هو (شمال شرق - جنوب غرب) مما يسبب زيادة عمليات الحت ، والنقل ، والراسلاب . اما العوامل التي تقلل او تزيد من تأثير الرياح في التعرية هي :

- 1- درجة انحدار الجانب المعرض للرياح .
- 2- طبيعة تكوين المفتتات لجوانب المجرى فكلما كانت المفتتات هشة ورخوة كانت استجابتها كبيرة وبالعكس .
- 3- كثافة الغطاء النباتي في جوانب المجرى .
- 4- سرعة الرياح الهابهة .
- 5- الزاوية التي يصنعها اتجاه الرياح مع اتجاه الضفاف إذ تكون الضفاف المقابلة لاتجاه الرياح متاثرة أكثر بالتعرية⁽²⁾ .

وبما إن موسم زيادة مياه النهر في المنطقة يتزامن مع الفترة التي تنشط فيها الرياح الشرقية والغربية ، التي تتركز في فصلي الشتاء والربيع إذ ترتفع فيها سرع الرياح مصحوبة بعواصف رعدية ، لذلك تعد هذه المدة هي المدة التي يتركز فيها نشاط الامواج في التأثير على جوانب المجرى .

يتبيّن من العرض السابق إن عنصر الرياح هو الأكثر تأثيراً بين عناصر المناخ الأخرى في تراجع الضفاف في الجوانب المقرّبة وتأكلها . أما عناصر المناخ الأخرى فإن تأثيراتها طفيفة في تشكيل جوانب المجرى .

- 1- كوردن هستد ، الأسس الطبيعية لجغرافية العراق ، تعريب جاسم محمد الخلف ، ج 1 ، بغداد ، 1948 ، ص 104 .
- 2 - محمد سلمان الجبوري ، منعطفات نهر دجلة بين الصويره والعزيزية ، اطروحة دكتوراه ، كلية الاداب ، جامعة بغداد ، 1985 ، ص 66 .

وأجل معرفة مدى تأثر منطقة الدراسة بعامل الرياح في تغير معلم سطحها وتشكيلها فقد أعتمدت معادلة **Chepil** لقياس القدرة الحتية للرياح وعلى النحو الآتي⁽¹⁾ :

$$C = 386 \frac{V^3}{(PE)^2}$$

حيث ان :

C = القدرة الحتية للرياح

V = معدل سرعة الرياح (ميل / ساعة)

PE = المطر الفعال لثورنثويت وتستخرج على وفق المعادلة الآتية⁽²⁾ :

$$10/9 \quad PE = 115 \left[\frac{P}{t-10} \right]$$

حيث ان :

P = تساقط سوي (أنج)

t = معدل الحرارة السنوي (بالفهرنهait)

وقد تم اعتماد تصنيف **Chepil** لبيان درجات النحت الريحي وصفاتها كما هو موضح في الجدول (1 - 6) وأعتماداً على المعطيات المناخية المتوفرة عن منطقة الدراسة تم إدراج النتائج في الجدول (1 - 7) .

وبعد استقراء وتحليل الجدول (1 - 7) تبين إن منطقة الدراسة تمتاز بتعرية ريحية متوسطة إذ بلغ معدل الحت الريحي للمدة من (1980-2012) نحو (59.5) درجة ، وبالرغم من قلة الأشكال الجيومورفولوجية المتكونة من عمليات التعرية الريحية في منطقة الدراسة تكون هكذا أشكال تحتاج لفترة زمنية طويلة للتشكل ، إلا أن هذا المعدل الحتى يحذر من توجه المنطقة نحو الجفاف ؛ نظراً لأنخفاض كميات التساقط سنوياً مع أزيداد سرعة الرياح نسبياً . وهذا ما يجعل المنطقة تواجه أكبر المشاكل خطورة مستقبلاً وهي ظاهرة التصحر .

1- Chepil ,W.S, and sibboway.F.H,Armbrast,D.V. Climatic factor for Estimating wind erodibility of farm Fields , J.Soil and water conservation 17,1962 , P.162.

2- C.W. Thornthwaite , climate of north America according to anew classification Geographical review , American geographical . Society. Vol.21 ,1931, p.240.

جدول (1 - 6) درجات النحت الريحي وصفاتها وفقاً لتصنيف Chepil

الوصف	الدرجة	ت
خفيفة جداً	17 - 0	1
خفيفة	35 - 18	2
متوسطة	71 - 36	3
عالية	150 - 72	4
عالية جداً	أكثر من 150	5

عن : صباح محمود الراوي ، مظاهر الجفاف في بادية العراق الشمالية ، من بحوث المؤتمر الجغرافي الأول للتصرّر في محافظة الأنبار ، 1993 ، ص 8 .

جدول (1- 7) الخصائص المناخية ومقدار الحت الريحي * لمنطقة الدراسة لمدة من 1980- 2012

السنة	2012 -1980	الوصف
كمية المطر السنوي ملم	303	
كمية المطر السنوي أنج	12.12	
معدل درجة الحرارة م°	23	
معدل درجة الحرارة فهرنهيات	73.4	
المطر الفعال	29.94	
معدل سرعة الرياح م/ثا	2.3	
معدل سرعة الرياح ميل/ساعة	5.17	
معدل الحت الريحي	59.5	
متوسط		

المصدر: من عمل الباحث أعتماداً على / وزارة النقل والمواصلات، الهيئة العامة لأنواع الجووية العراقية والرصد الزلزالي ، قسم المناخ ، لمدة من 1980 - 2012 ، بيانات غير منشورة .

* تم استخراج معدل الحت الريحي لمنطقة الدراسة باتباع الخطوات الآتية :

- 1- يتم تحويل كمية المطر السنوي من الوحدة (ملم الى أنج) . (303 ملم / 25 سم = 12.12 أنج)
- 2- تحويل معدل درجة الحرارة من (م° الى الفهرنهيات) . (23 م° \times 1.8 = 32 فهرنهيات)
- 3- تطبيق معادلة ثورنثويت لاستخراج المطر الفعال . [قسمة كمية المطر السنوي بـ (أنج) على معدل درجة الحرارة بالفهرنهيات مطروحاً منها 10 ثم يضرب الناتج في 115 وبعدها رفع الناتج للقوة (9/10) أو (1.1)] .
- 4- تحويل معدل سرعة الرياح السنوي من (م/ثا) الى (ميل / ساعة) .
- 5- وللإستخراج القدرة الحتية الريحية يتم رفع معدل سرعة الرياح (ميل / ساعة) للقوة (3) وقسمتها على المطر الفعال مرفوعة للقوة (2) ثم يضرب الناتج في (386) .

5 . التربة : Soil

للترابة تأثير كبير في التصريف النهري ويفسر ذلك في عمليات الارتشاح ، فالترابة الضحلة التي تقع فوق طبقة صخرية أو طينية متصلبة تشجع على حصول كميات كبيرة من الجريان المتبادل (جانبياً إلى مجرى النهر) ، بينما تشجع التربة العميقة ذات الفاذية العالية والمتاجنة التكوين ترشح المياه إلى الأسفل لتتصل بالمياه الجوفية فضلاً عن إن الجريان المتبادل أبطأ سرعة من الجريان السطحي ، أما التربة السطحية العالية الفاذية والتي تقع تحتها أحواض كبيرة للمياه الجوفية متدفقة الجريان Effluent فتصف أنهارها ونهراتها بالجريان الدائم على مدار السنة مع نسبة صغيرة بين تصريف ذروات الفيضان ومعدل التصريف ، أما التربة السطحية الواطئة الفاذية والتي تقع تحتها أحواض مياه جوفية غير متدفقة الجريان فإن أنهارها تتصرف بنسبة عالية بين تصريف ذروات الفيضان ومعدل التصريف مع تصريف واطئ جداً قد يصل إلى الصفر بين موسم فيضان وآخر⁽¹⁾ .

تكون التربة ذات انتشاراً متبانياً في منطقة الدراسة وذلك تبعاً لطبوغرافيتها فنجد أنها تكون عميقة في الوديان وتكون ضحلة على قمم المرتفعات وجوانبها أو قد تكون جرداً صخرية أزيلت بفعل عوامل التعرية . وتأثير نوع الصخارة من خلال المواد الأساس ونوعيتها على نوع التربة كذلك انتشار النبات الطبيعي من خلال وجوده الذي يضيف نسباً من المواد العضوية للترابة ويعزز المناخ من خلال عناصره المختلفة في المساهمة في نمو التربة وتطورها⁽²⁾ .

إن ترب منطقة الدراسة هي ترب حديثة التكوين تتصرف بظاهره تعدد الطبقات لنسجة التربة ، تتميز بلونبني محمر ويكون أدقن قليلاً مع العمق وتحتوي على تجمعات من الكلس أو الجبس والمادة العضوية القليلة ، وهي تربة مزيجية ومزيجية طينية ذات ملوحة قليلة جداً أقل من 4 مليمز / سم² إلى قليلة (4 - 8 مليمز / سم²) ، وفيما يأتي أصناف ترب منطقة الدراسة⁽³⁾ ، خريطة (10 - 1) .

1- محمد مهدي الصحاف ، توفيق حسين الخشاب ، باقر احمد كاشف الغطاء ، علم الهيدرولوجي ، مطبعة جامعة الموصل ، الموصل ، 1982 ، ص 30 - 31 .

2- هاله محمد سعيد مجید ، اثر العمليات الجيومورفولوجية في استعمالات الارض في قضاء كويسنجرج ، اطروحة دكتوراه ، كلية التربية بنات ، جامعة بغداد ، 2008 ، ص 77 .

3 - خضرير ابراهيم عباس ، أسلعات الأرض الزراعية في قضاء خانقين ، اطروحة دكتوراه ، كلية التربية (أبن الرشد) ، جامعة بغداد ، 2005 ، ص 139 .

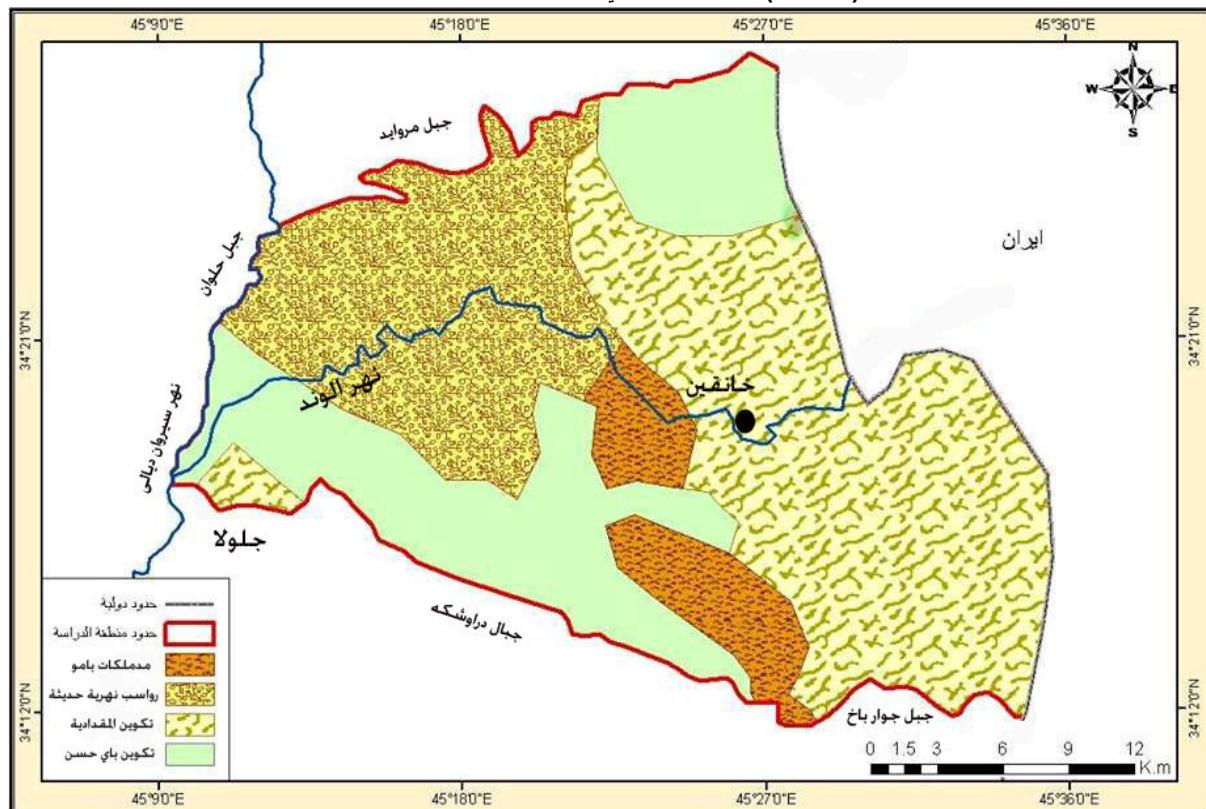
1- التربة البنية والبنية الحمراء العميقه :

تسود هذه التربة في المقاطعات الواقعة ضمن سهول الاراضي الفيضية ، وهي تربة مزيجية أو مزيجية طينية ، وملوحتها قليلة الى قليلة جداً ، وهي بذلك تعد من أجود أنواع الترب الصالحة لزراعة أنواع مختلفة من المحاصيل⁽¹⁾ ، كما في منطقتي قولاي والدكة شمال منطقة الدراسة ، خريطة (10 - 1) وجدول (8 - 1) .

2 - ترب كتوف الانهار River levee soil

وهي التربة التي جلبتها الانهار من أعلى الحوض بفعل عملية التعرية والجرف وبفعل هذه التربات تكونت تربة حديثة التكوين تحتوي على تربات الغرين الحديثة ، تظهر في منطقة الدراسة بشكل نطاقات ضيقة على طول مجرى نهر الوند وتمتاز بوصفها ناعمة النسجة مزيجية وملوحتها قليلة كونها متعددة ، تحتوي على نسبة عالية من الكلس والمعادن إذ تعدّ من أجود أنواع الترب الصالحة للزراعة ، كما في منطقتي قولاي والدكة في منطقة⁽²⁾ الدراسة ، خريطة (10 - 1) وجدول (8 - 1) .

خريطة (10 - 1) أصناف التربة في منطقة الدراسة



المصدر: من عمل الباحث اعتماداً على / المديرية العامة للمساحة بغداد ، خريطة طبوغرافية لقضاء خانقين
مقياس 1: 100000 لسنة 2010 ، واستخدام برماج Arc GIS, 9.2 .

1 - خضير ابراهيم عباس ، أسمالات الأرض الزراعية في قضاء خانقين ، مصدر سابق ، ص 140 .

2- الدراسة الميدانية 2013 / 11 / 28

3 - التربة البنية والبنية الحمراء المتوسطة والضحلة العمق :

تسود هذه التربة في مناطق الاراضي السهلية ، والمتموجة ، ويختلف سمك هذه التربة من منطقة لأخرى فهي متوسطة العمق في عدد من المناطق وضحلة في مناطق أخرى نتيجة لعرضها لعوامل التعرية⁽¹⁾. كما في وادي برقق شمال منطقة الدراسة خريطة (1 - 10) ، وهي متوسطة الجودة للزراعة في عدد من أجزائها ، وصالحة للرعي في أجزاء أخرى .

4 - التربة الرديئة المشقة :

ت تكون هذه التربة من الليثوسول* ومن الترب البنية والبنية الحمراء ، وتنتوافر في مناطق المرتفعات وهي أراضٍ تتعرض للتعرية⁽²⁾ ، لذا تكون التربة غير عميقه ، وتكون مالحة كما في منطقة بلكانه ، جدول (1 - 9) إذ تستغل للرعي ، كما تنتشر في أجزاء متفرقة من وادي دراوشكه ووادي قوزه رقه جنوب منطقة الدراسة ، خريطة (10 - 1) .

جدول (1 - 8) الخصائص الفيزيائية والكيميائية لبعض الترب في منطقة الدراسة على عمق 30 سم

النسبة	المواد العضوية O.M	الملوحة Ece	أيون الهيدروجين PH	المقاطعة
مزيجية	0.2	0.9	7.6	قولاي
مزيجية	0.3	4.2	7.6	حاج قرة
مزيجية طينية	1.3	3.9	8.2	بابلاوي
مزيجية	0.2	0.8	7.8	الدكة
مزيجية طينية	1.1	5.2	7.7	بلكانه
مزيجية	0.3	1.7	7.8	امين حبيب

المصدر: مديرية زراعة ديالى ، الشعب الزراعية في قضاء خانقين ، قسم التربة ، البحوث والتقارير ، بيانات غير منشورة 2012 .

1- P. Buringh p., Soil and Soil Conditions in Iraq , Op_cit , p 301.

2 - خضير ابراهيم عباس ، أسمالات الأرض الزراعية في قضاء خانقين ، مصدر سابق ، ص 140 .

* الليثوسول : وهي تربة تطورت فوق صخور صلبة شديدة المقاومة لعوامل التجوية ، وعملية تكونها بطيئة جداً ، وهي تربات حصوية ضحلة مع القليل من المفتتات الصخرية الناعمة .

1.6 : الموارد المائية Water Resources

تتميز منطقة الدراسة بوجود موارد مائية وفيرة ، إذا احسن استخدامها لوجود شبكة كثيفة من الوديان السطحية مع وجود المياه الجوفية من عيون وبار مائية . فالموارد المائية تعد الركيزة والداعمة الرئيسية لقيام المستوطنات البشرية ، والزراعة ، والصناعة ، والرعي وغيرها من استعمالات أخرى ، لذلك فان تخمين كمية المياه لأي منطقة وحساب كميتها وسعتها ونوعها من الامور المهمة عند وضع خطط ائمائية لأي منطقة لتطويرها ، وتعد الخصائص المورفومترية (الفصل الثاني) احدى تلك الوسائل ، كما إن استثمار تلك الموارد والمحافظة عليها من الضياع من خلال خطط لبناء السدود الصغيرة والخزانات والعمل على تقوين كيانها للاستعمالات المختلفة . تتصف منطقة الدراسة بتوافر نوعين من الموارد المائية وهي :

1 - المياه السطحية Surface water

وتشتمل على حوض نهر الوند وروافده المختلفة إذ تبلغ مساحته الكلية (3450 كم²) يقع الجزء الاكبر منها داخل الاراضي الايرانية بحدود (2747 كم²) ، و (703 كم²) داخل الاراضي العراقية ، وهو ثانى اكبر راقد لنهر ديالى بعد راقد سيروان ، جغرافياً يقع نهر الوند بين دائري عرض (30°, 34°, 35°, 40°) شرقاً ، اما عدد الروافد المغذيه له فهي 2361 راقداً ، تبلغ اطوالها حوالي 4162 كم . بينما كان طول الراشد الرئيس (نهر الوند) 130 كم ، منها 50 كم في داخل الاراضي العراقية . بينما نهر الوند من منطقة باي طاق الايرانية مخترقاً مدينة سربيل زهاب ثم يمر بمدينة خراطها بالقرب من الحدود العراقية - الايرانية وعندها يدخل العراق مارا بمدينة خانقين وأخيراً يلتقي بنهر ديالى قرب جللاء ، يتكون نهر الوند نتيجة التقاء عدد من الوديان الرئيسة والتي ينبع أكثرها من المرتفعات الايرانية وأهم هذه الوديان هي ⁽¹⁾ :

أ- نهر كيلان غرب : ينبع من منطقتي كيلان غرب وسيزده من مرتفعات جبل ارلو ذات الارتفاع (1600) متراً وجبل ارهلة الذي يصل ارتفاعه (1800) متراً فوق مستوى سطح البحر ، كما يلتقي بنهر كيلان غرب نهر جم بازن الذي ينبع من مرتفعات جبل شاه الذي يصل ارتفاعه (1172) متراً وجبل درهله (1080) متراً فوق مستوى سطح البحر ، ويبلغ طوله حوالي (50) كم .

1- مديرية الموارد المائية في محافظة ديالى ، القسم الفني ، بيانات غير منشورة ، 2013 .

ب - وادي حلوان : إذ ينبع من منطقة باي طاق ومن جنوب مدينة سربيل زهاب ويلتقي مع نهر الوند غرب مدينة سربيل زهاب .

ج - نهر امام حسن : ينبع من جبل كمه كوه والذي يصل ارتفاعه (1400) مترًا ومن جبل كويله ذات الارتفاع (1116) مترًا فوق مستوى سطح البحر ، ويلتقي مع نهر الوند شمال شرق مدينة خانقين .

د - وادي كاني بز : يبدأ من داخل الحدود الإيرانية ويمر بمنطقة زين القوس ويلتقي مع نهر الوند جنوب شرق مدينة خانقين .

هناك عدد من الوديان التي تتبع من الحدود العراقية الإيرانية في منطقة خسروي وتصب في نهر الوند باتجاه كلا من مدينة خراطها ومدينة خانقين وتتميز هذه الوديان بطولها وقلة كثافة تصريفها ⁽¹⁾ . كما أن هناك بعض الوديان المتفرقة وغير المنتظمة التي تقع في المنطقة المحصورة بين خانقين ونهر ديالى والمحاذية لنهر الوند في الجانب اليمين وتعد من المناطق الزراعية ، وأهم هذه الوديان هو وادي الخر الذي يبلغ طوله (20) كم ووادي كلاوه الذي ينبع من الحدود العراقية الإيرانية ويلتقي مع نهر الوند قرب مدينة خانقين .

يتراوح معدل التصريف لنهر الوند بين $25 \text{ m}^3/\text{ث}\text{ا شتاء}$ و $10\text{m}^3/\text{ث}\text{ا صيفاً}$. اما في الوقت الحاضر وبعد المشاريع التي قامت بها ايران من حجز لمياه النهر وتحويلها فقد بلغ معدل التصريف (0 - 1) $\text{m}^3/\text{ث}\text{ا صيفاً}$ ، اما شتاء فهو (1 - 5) $\text{m}^3/\text{ث}\text{ا} وينقطع صيفاً لمدة لا تقل عن ثلاثة أشهر ⁽²⁾ .$

لم تنشأ ايران مشاريع كبيرة على نهر الوند ، وذلك بطبعية الحال ناجم عن أسباب عدة منها طبيعة امتداد جبال زاكروس ، بحيث يكون انحدار الارض باتجاه العراق ومن الصعوبة استغلاله الا عبر استثمارات ضخمة ، تعجز عنها الحكومة الإيرانية في الوقت الحاضر . اضف الى ذلك وجود العيوب والفالق الأرضية ، مما يؤدي الى تسريب كميات كبيرة من المياه في الارضي الإيرانية باتجاه الارضي العراقي ، ولاسيما في ظل التفاوت في الارتفاع بين المنبع والمصب ، إذ يصل ارتفاع المنباع الى 2000 م في ايران وتتحفظ الى 150 م في العراق عند مصب نهر الوند في نهر ديالى . وكذلك وعورة المنطقة وعدم توافر الارضي

1- ثاير حبيب عبد الله الجبورى ، هيدرولوجية وجيمورفولوجية نهر ديالى ، اطروحة دكتوراه ، كلية العلوم ، قسم علوم الارض ، جامعة بغداد ، 1991 ، ص 48 .

2- مديرية الموارد المائية في محافظة ديالى ، القسم الفني ، بيانات غير منشورة ، 2013 .

الزراعية ذات الاستثمارات التجارية الكبيرة ناهيك عن انتقاء الحاجة الى هذه المشاريع كون المنطقة تقع ضمن نطاق المناخ الرطب وشبه الرطب . ومن ثم اعتماد الزراعات الموجودة يكون على الامطار دون الحاجة الى مشاريع زراعية مكلفة . ولكن مع كل ذلك ، فإن ايران لم تخرج هذا النهر من حساباتها إذ قامت بإنشاء مجموعة من السدود الصغيرة على الروافد ذات الوارد المائي الجيد والقريبة من المدن الايرانية ، لاستغلالها في الزراعة وتوليد الطاقة الكهرومائية ومن هذه السدود⁽¹⁾ :

- سد لاندا التحويلي على نهر الوند ، ويبعد مسافة 20 كم عن الحدود العراقية الايرانية وقد انشأ هذا السد عام 1964 . وهو سد خرساني يبلغ ارتفاعه 20 متراً ، وتبلغ كمية المياه المخزونه 6 مليون متر مكعب ، تستخدمن لإرواء أراضي زراعية بين 16000- 20000 دونم .

- سد ريموند التحويلي على نهر الوند 7 كم شمال مدينة سربيل زهاب ، على بعد 50 كم عن الحدود العراقية الايرانية ، وقد انشأ عام 1971 وهو سد خرساني ، تبلغ كمية المياه المخزونه 6 مليون م³ .

- سد شاهي التحويلي ، على نهر الوند على بعد 25 كم عن الحدود العراقية الايرانية ، وتبلغ كمية المياه المحولة 6 مليون م³ .

اما عن الجانب العراقي فقد تم انشاء سد الوند 3 كم شمال شرق مدينة خانقين في محافظة ديالي ، والذي لا زال في طور الانجاز ، بطاقة تخزينية تزيد عن 28 مليون م³ ، وسد الوند ترابي يبلغ طوله 1300 م ، وأرتفاعه 24 م ، وبعرض ثمانية أمتار بالقمة⁽²⁾ ، خريطة (1 - 11).

اما أهم المشاريع المقامة على نهر الوند هي :

أ - جدول خانقين : وهو جدول قديم يتفرع من نهر الوند ويبلغ طوله 8 كم اما تصريفه التصميمي فهو $1 \text{ m}^3/\text{s}$ لارواء الأراضي الزراعية البالغة 7369 دونم .

ب - حاج قرة : يتفرع من أيمن نهر الوند ويبلغ طوله 4 كم وبتصريف تصمي米 $0.5 \text{ m}^3/\text{s}$ لارواء الأراضي الزراعية البالغة 7000 دونماً .

ج - علياوه القديم : يتفرع من أيسر نهر الوند ويبلغ طوله 4 كم ومعدل تصريفه $0.75 \text{ m}^3/\text{s}$ يروي مساحة قدرها 4926 دونم من الاراضي الزراعية .

د - علياوه الجديد : يتفرع من أيسر نهر الوند يبلغ طوله 10 كم ومعدل تصريفه $0.5 \text{ m}^3/\text{s}$ ويروي مساحة قدرها 4149 دونم .

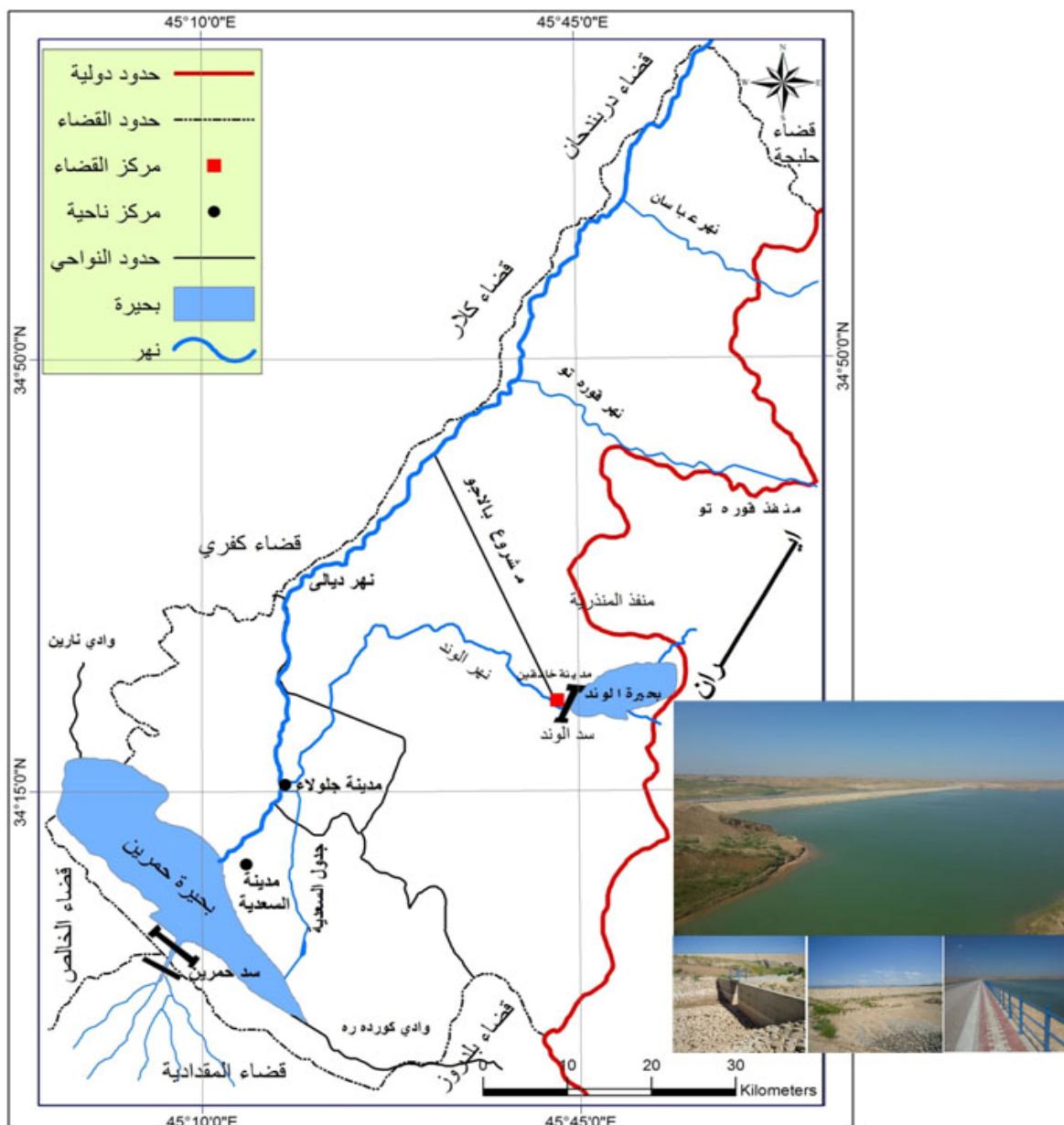
1- مديرية الموارد المائية في محافظة ديالي ، القسم الفني ، بيانات غير منشورة ، 2013 .

2- زيارة الباحث لسد الوند بتاريخ 16 / 4 / 2014

هـ - جدول قوله القديم : ويترعرع من أيمن نهر الوند جنوب مدينة خانقين ويبلغ طوله 9 كم اما تصريفه التصميمي فهو $3 \text{ m}^3/\text{s}$ ، يروي مساحة من البساتين والبالغة 12280 دونماً.

و - جدول قوله الجديد : ويبلغ طوله 6 كم وتصريفه $1 \text{ m}^3/\text{s}$ ويرموي مساحة قدرها 10000 دونما بضمنها مساحة البساتين والبالغة 655 دونماً (1).

خرائطة (1 - 11) سد الوند شمال شرق خانقين (منطقة الدراسة)



المصدر : من عمل الباحث اعتماداً على / 1- المديرية العامة للمساحة بغداد ، خريطة طبوغرافية لقضاء خانقين
مقياس 1: 500000 Arc GIS, 9.2 ، واستخدام برامج .
2- الدراسة الميدانية .

1- وزارة التخطيط والتعاون الإنمائي ، دائرة التخطيط الزراعي ، دراسة آدراة وتطوير الموارد المائية في العراق ، 2009 .

2 - المياه الجوفية Ground water

إن الوضع العام لمنطقة الدراسة والمؤلف جيولوجي من الحجر الرملي ضمن تكوينات المقدادية وبأبي حسن شمال شرق وجنوب المنطقة هي مواد كلها تسمح بترشيح كميات كبيرة للمياه من خلالها ، ووجود طيات عالية محدبة مع طيات مقعرة ضيقة في شمال وجنوب هذه الطيات بمحملها لها ميل عام ينبع جيومورفولوجي مع الارتفاعات ووديان المنطقة وانحداراتها ، إذ تعمل هذه المرتفعات على صد الرياح الشمالية الغربية والغربية فتجبرها على افراج حمولتها من أمطار وهذا العامل المناخي مع بقية العوامل ، المسؤول عن تموين المياه الجوفية في المنطقة . وقد أثبتت المسوحات الهيدرولوجية التي أجريت في السنوات العشر الأخيرة عن وجود رصيد كبير من المياه الجوفية ينحصر في حوض خانقين وهذه المنطقة تجري المياه الجوفية فيها من منطقة الجبال باتجاه الحوض وليس العكس وهي صالحة للزراعة بحدود معينة⁽¹⁾ ، جدول (1 - 9) يبين نتائج تحاليل لبعض العينات من مياه آبار منطقة الدراسة .

تتميز المياه الجوفية بالأزدواجية في العمل إذ تتسم بفعل كيميائي فعال ومؤثر على الصخور التي تمرّ عليها فتعمل على أذابة الصخور القابلة للذوبان ف يجعلها مواداً مذابة بينما تصبح المواد والصخور غير القابلة للأذابة مفتتات⁽²⁾ . وللمياه الجوفية فعالية وعمل ميكانيكي من خلال تكوين مادة غروية تساعد على انزلاق الصخور والمكتنلات نحو أسفل المنحدرات وتتوقف هذه العملية على الجاذبية الأرضية ، ومنها بالقرب من قرية علياوه ومحلة إمام عباس والكافكية ومصطفى باشا وامام باوه محمود وللمياه الجوفية تأثير كبير جداً في تغير وتشكيل بعض المظاهر الجيومورفولوجية الناتجة عن عملية الأذابة كحدث الحفر والمرارات والكهوف الكارستية ، كما في منطقة المنذرية وقرىتي أمراؤه وأمين بايير⁽³⁾ .

جدول (1 - 9) الخصائص الفيزيائية والكميائية لمياه الآبار في منطقة الدراسة

اسم الموقع	المحوضة PH	ميكروموز/سم Ec	التوصيل الكهربائي	مجموع الأملاح المذابة TDS	أيون الكالسيوم Ca	أيون المغنيسيوم Mg	أيون الصوديوم Na	أيون البوتاسيوم K	أيون الكلوريد Cl	أيون الكاربونات Mgرام/م C03	أيون الكبريتات So4 ملغرام/م
مياه آبار حوض الوند	7.7	1160	742	80	72	218	0.15	85	0	207	

المصدر : وزارة الري ، الشركة العامة للبحوث والموارد المائية والتربة ، قسم الموارد المائية ، نتائج التحاليل المختبرية لبعض العينات من مياه الآبار في خانقين ، 2010 ، بيانات غير منشورة .

1 - مديرية ري دبلي ، تقرير لجنة دراسة المياه الجوفية في دبلي ، قضاء خانقين ، 2010 ، ص 11 .

2 - عبد الله رزوقي كريل ، علم الإشكال الأرضية ، مصدر سابق ، ص 325 .

3 - الدراسة الميدانية بتاريخ 19 / 1 / 2014 .

1.7 : تقدير حجم الإيرادات المائية السنوية لحوض الوند

لعرض بيان حجم الإيرادات السنوية من المياه في منطقة الدراسة ، ونظراً لعدم وجود محطات هيدرولوجية لقياس كمية التصريف المائي ، فقد تم الاعتماد على طريقة (بيركلي^{*}) لتقدير الإيراد السنوي التي تعتمد على عنصري المناخ والتضاريس⁽¹⁾.

ومن خلال ملاحظة الجدول (1 - 10) يتبيّن أن حجم الجريان السنوي المتوقّع في الحوض قد بلغ (310,218,798 مليون /م³) ، أن حجم الجريان السنوي للحوض يعتمد على كمية الأمطار الساقطة على ذلك الحوض ، فضلاً عن المساحة ومعدل عرض المجرى ومعدل الانحدار ، فكلما كان معدل تساقط الأمطار والمساحة ومعدل العرض ودرجة انحدار الحوض أكبر أدى ذلك إلى زيادة في حجم الجريان السنوي في ذلك الحوض . ويؤثّر التباين في حجم الإيرادات إلى تباين في معدلات عمليات الحفظ والتعرية المائية ، إذ تزداد هذه العمليات مع زيادة معدل الانحدار وزيادة معدلات حجم الجريان . وقد أثر ذلك على أشكال المنعطفات النهرية في مجرى نهر الوند لاسيما وقت الفيضانات .

الجدول(1 - 10) حجم الجريان السنوي في الحوض الرئيس (حوض الوند)

حوض الوند الرئيس	المساحة كم ²	طول المجرى كم	عرض المجرى كم	(W/L) ^{0.45}	معدل الانحدار	حجم المطر السنوي مليون م ³	حجم الجريان السنوي المتوقع مليون م ³
703	50	26.5	0.751492	8	213,009	310,218,798	

المصدر: من عمل الباحث اعتماداً على / استخدام برنامج (Auto Disk map)

$$* \text{ طريقة بيركلي} = R = (CIS)^{1/2} (w/L)^{0.45}$$

حيث أن :

R = حجم الجريان السنوي المتوقع مليون /م³ .

I = حجم التساقط السنوي المتوقع مليون /م³ . (ويحسب بضرب معدل المطر السنوي ملم × مساحة الحوض ومن ثم يقسم الناتج على 1000000) .

S = معدل الانحدار م/سم (ويحسب بالطريقة الآتية: الفرق بين أعلى وأدنى قيمة في ارتفاع الحوض / طول المجرى)

W = معدل عرض الحوض .

L = طول الوادي من المنبع إلى المصب (تم قياسه باستعمال برنامج Auto disk map) .

C = معامل ثابت قدر في المناطق الجافة وشبه الجافة (00.10) .

1- أحمد عبد الله أحمد حمادي ، دور العمليات الجيومورفولوجية في تشكيل المظهر الأرضي لجزيرة سقطري ، أطروحة دكتوراه ، كلية التربية (ابن رشد) ، 2003 ، ص 125.

ومن خلال الزيارات المتكررة لمنطقة الدراسة التي قام بها الباحث ظهر في بعض المناطق انها تصلح لأقامة السداد ، لاغراض حصاد المياه عند بعض الوديان القريبة من المناطق الزراعية ، والعمل على انشاء عدد من السدود الصغيرة لتحقيق الامور الآتية :

1- استثمار المياه لأغراض التنمية البيئية لمنطقة وذلك لعدم توافر مجارٍ دائمة الجريان بأسثناء الأودية الموسمية والوقتية التي تقىض بعد الرزخات المطرية في موسم التساقط ولا يتم الاستفادة منها .

2- تقليل مخاطر الموجات التصريفية العالية .

3- تغذية المياه الجوفية .

تعد عملية بناء السدود طريقة ملائمة في اجراء عملية التغذية الاصطناعية للخزانات المائية عند بداية تشكيل المراوح الفيوضية التي تشكلت بفعل الأودية المنتشرة في المنطقة ، كما تظهرها المرئيات الفضائية وخرائط المنطقة ، والتي تعد من المناطق الملائمة في اقامة مثل هكذا مشاريع ، للحفاظ على كميات المياه من التبخر أو ضياعها بشكل سيف سطحي نحو نهر الوند ؛ وذلك لأن المراوح تتصف بالنفاذية العالية مما يسرع من نفاذ المياه بكميات كبيرة اذا ما تم اعداد الحواجز بصورة متقنة ، والاستفادة من الحشائج المائية بوصفها خزانات المياه الموسمية ، التي تتصف ببطاقاتها الاستيعابية وامكانية نشر المياه لمساحات واسعة تحت سطح الارض .

1 . 8 : أنواع الحمولة النهرية في منطقة الدراسة Types of load

لقد انعكس إرتفاع الحمولة النهرية على تسارع نشاط عمليات التعريبة ، إذ ترك أثراً في تغير مجاري الأنهر ومنعطفاتها وبناء أشكال أرضية كالسهول الفيوضية والدلالات المروحية ، كما ان عملها الهدمي المتمثل بعمليات التعريبة التي تشكل أشكالاً جيومورفولوجية أيضاً كالخوانق والأخدود والأراضي الرديئة وتراجع الحفافات وغيرها ، فهي احد عوامل تغير مجاري الانهار وتحديد عمر الخزانات المائية وطاقاتها الاستيعابية وتدني فعالية المنشآت التي تؤدي إلى انتشار الأرضي الرديئي وتقليل صلاحية الأرضي الزراعية ، حيث تخصص اموالاً طائلة في صيانة هذه المنشآت ، وتنتألف الحمولة النهرية في حوض نهر الوند من الأنواع التالية :

1 - رواسب القاع Bed load

هي رواسب صخرية متباينة الحجم تتالف من الجلاميد والحصى الكبيرة الحجم التي لا تستطيع المياه الجارية حملها أو ابقاءها محملة بالماء ، فتنقل بوساطة القفز والدحرجة أو الانزلاق والتي تحكم بها عوامل منها (حجم التصريف المائي ، وسرعة الانحدار وشدة ، والمسافة النهرية) وتنتشر في بطون الأودية لاحواض المنطقة وخاصة في الاجزاء العليا ،

ومنها نهر الوند ووادي كاني بز ووادي خربكه ووادي برنجق في شمال شرق منطقة الدراسة
، صورة (1 - 4) و (5 - 1) .

صورة (1 - 5) ترسبات الحصى والجلاميد
قاع مجى نهر الوند قرب المنذرية

صورة (1 - 4) الترسبات الطينية لنهر الوند
أثناء فترة الفيضان مدخل خانقين



2- الحمولة العالقة Suspended load

تشمل الحمولة العالقة جميع المفتتات الصغيرة (حببيات الرمل الناعمة والطين والغرین) التي تحملها مياه الأودية والتي تختلف خصائصها النوعية والشكلية وكميتها⁽¹⁾ ، تبعاً لنوعية الصخور ، وترتبط هذه الكمية بالإيراد المائي لنهر الوند ، ونتيجة لأنتوشار التكوينات الصخرية الهشة في منطقة الدراسة والمتمثلة بتكون المقدادية وبابي حسن ، تترك التعرية المائية أثراً فعالاً في إزالة هذه المواد ونقلها من موضع إلى آخر عبر قناة النهر . ولعل من العوامل التي اسهمت في وجود الحمولة النهرية في المنطقة وتتنوعها عوامل الأمطار والانحدار .

3 - الحمولة الذائبة Dissolved Load

هي عبارة عن محليل كيميائية ذائبة في الماء ناتجة عن فعل التجوية الكيميائية ، وتمثل بالأملاح والمواد الغروية التي يحملها النهر في أثناء جريانه وسط صخور قابلة للإذابة لبعض عناصرها كالصخور الكلسية والجبيسية ، وتأثر كمية هذه الحمولة ونوعيتها بعوامل عدّة منها نوعية الصخور ، والتربة ، وطبيعة مصادر التغذية المائية ، وظروف المناخية ، وحجم التصريف المائي ، وتعد دراسة الحمولة الذائبة مهمة لمعرفة أثرها على تكوين الالتواءات النهرية من حرارة وترسيب ، ومدى صلاحية المياه للأستعمالات المختلفة .

* يتم حساب الحمولة القاعية بنسبة 15% من الحمولة العالقة (الرواسب القاعية = الرواسب العالقة $\times 100 / 15$)
1 - احمد محمد صالح العزي ، دور العمليات الجيومورفولوجية في تشكيل المظهر الارضي لحوض طاووق جاي - نهر العظيم ، رسالة ماجستير ، كلية التربية ، جامعة تكريت ، 2000 ، ص 65 .

Abstract

The study deals with the geomorphologic shapes resulting from the river-curves in Alwand river and their relation with the area tectonics and the various geomorphologic aspects the river has done when it has passed by the study area.

The study area has located in the northeastern of Iraq in unstable zone which is covered with the Quaternary sediments including the river sediments of Pleistocene and Holocene age.

In fact , the various geomorphologic processes of the area have been studied as well as the natural features as geology , climate and soil .Moreover ,the morph metric analysis processes of the basins and drainages have been done using the modern techniques as remote sensing and Geographic information systems (GIS)to conduct the study and analyze the basin surface digitally .

Also, this study has shown the existence of geomorphologic erosion – sedimentary features, these erosion processes have happened synchronously with the sedimentary processes including pleats and river curves as well as other sedimentary features as river islands ,natural levees and flood plain.

The study has shown that the tectonic effect on Wand river causes many curves in its current ,that is the folding process happened because the effect of horizontal stresses which are pushed from the northeastern towards the southwestern caused by the movement and collision of the Arab plate with Iranian Plate. The earth manifestations in the study area caused by two forces: the internal forces represent the earth movement which cause the formation of folds and faults in the area. Such forces cause many geomorphologic phenomena of erosion-structural origin as