



المسح التكاملی لدراسة الأشكال الجیومورفولوجیة لحوض وادی ترجیل
وباستخدام تقنیتی (GIS , RS)

م.د بسمة علي عبد الحسين
الجامعة العراقية - كلية الآداب

basmaaliabduihussein@aliraquia.edu.iq



*An integratvie survey to study the geomorphological forms of the
Valley Tarjil Basin using (GIS, RS) techniques.*

*Dr. Basmah Ali Abdul-hussein
Al-Iraqia University – College of Arts*



المستخلص

خُصت هذه الدراسة إلى مسح وتحليل الأشكال الجيومورفولوجية لحوض وادي ترجيل باستخدام تقنيات نظم المعلومات الجغرافية (GIS) والاستشعار عن بعد (RS) ، فضلاً عن مسح ميداني شامل للحوض ، فتناولت دراسة العوامل الطبيعية مثل البنية الجيولوجية والمناخ والغطاء النباتي ، بالإضافة إلى تحليل الخصائص المورفومترية إذ تم تقسيم الحوض إلى أربعة أحواض ثانوية ومن خلال تطبيق المعادلات الاحصائية كنسبة الاستطالة والاستدارة ومعامل شكل الحوض ، تبين أن معظم الأحواض تقترب من الشكل المستطيل كما تمت دراسة تحليل العمليات الجيومورفولوجية التي أثرت في الحوض كالتجوية والتعرية والأشكال الجيومورفولوجية التي نتجت عنها .

هذا و تم تقييم تأثير الأنشطة البشرية مثل التعدين وبناء السدود والطرق على مورفولوجية الحوض . إذ أظهرت النتائج أن الأشكال الجيومورفولوجية في المنطقة نتجت عن تفاعل العوامل الطبيعية مع التدخل البشري ، مما أدى إلى تغيرات كبيرة في تضاريس الحوض وأشكاله . أوصت الدراسة بضرورة مراقبة الأنشطة البشرية لتنقلي تأثيرها السلبي على البيئة ، مع التأكيد على أهمية استخدام تقنيات GIS و RS في الدراسات الجيومورفولوجية لجانب المسح الميداني .

الكلمات المفتاحية : - (وادي ترجيل - نظم معلومات جغرافية GIS - مسح تكاملی جيومورفولوجي)

Abstract

This study concluded with the surveying and analysis of the geomorphological forms of the Wadi Tarjil Basin using Geographic Information Systems (GIS) and Remote Sensing (RS) techniques, in addition to a comprehensive field survey of the basin. The study examined natural factors such as geological structure, climate, and vegetation cover, as well as analyzing morphometric characteristics. The basin was divided into four sub-basins, and through the application of statistical equations such as the elongation ratio, circularity ratio, and form factor, it was found that most of the sub-basins are close to a rectangular shape. Additionally, the study analyzed the geomorphological processes that affected the basin, such as weathering, erosion, and the resulting geomorphological forms.

Furthermore, the impact of human activities such as mining, dam construction, and road development on the basin's morphology was evaluated. The results showed that the geomorphological forms in the region resulted from the interaction of natural factors with human intervention, leading to significant changes in the basin's topography and forms. The study recommended the need to monitor human activities to reduce their negative impact on the environment, while emphasizing the importance of using GIS and RS techniques alongside field surveys in geomorphological studies.

Keywords: -(Wadi Tarjil , Geographic Information Systems (GIS) , Integrated Geomorphological Survey)

بسم الله الرحمن الرحيم

المقدمة :-

إن أهم الدراسات والاكتشافات الجغرافية عبر التاريخ كان مصدرها الملاحظة الحقلية ، وأن الحقل دليل على الحقيقة التي يجب أن تثبت . إذ أن الميدان ليس مصدراً لجمع البيانات فحسب بل ضمان صحة وقائمة معلومات المتخصص والمهتم بذلك ، وهو المنبع المعلوماتي الذي لا يمكن الاستغناء عنه في دراسة الأشكال الأرضية ناهيك عن البيانات التي يمكن الحصول عليها عن طريق الاستشعار عن بعد خاصة للمناطق التي يصعب الوصول إليها وذلك من خلال إعداد خرائط موضوعية وإنجاز نماذج الأرتفاعات الرقمية وغيرها . وترتبط دراسة الأشكال الجيومورفولوجية والاستشعار عن بعد أرتباطاً وثيقاً من خلال متغيرات النظم البيئية : الطبيعة الصخرية ، عناصر المناخ ، الزمن ، والتي نتج عنها أشكالاً مختلفة بمحمل تفاعلاتها الممكنة من هيدروجيومورفولوجيا وتغيرات الغطاء الأرضي وعلاقة بيئه التكوينات السطحية بالأشكال الحالية . وتشكل هنا المعلومات الخرائطية والمرئيات الفضائية كأداة حديثة لتعديل الدقة المكانية لأجراء مسح تكاملی شامل لمنطقة الدراسة على شكل واسع ومفصل لترتبط بين كل من الدراسة الميدانية والاستشعار عن بعد في تحديد وتوزيع المظاهر الجيومورفولوجية لحوض وادی ترجیل .

المشكلة البحثية :-

تتمثل مشكلة البحث في تحليل وتفسير الأشكال الجيومورفولوجية لحوض وادی ترجیل باستخدام تقنيات نظم المعلومات الجغرافية (GIS) والاستشعار عن بعد (RS) والدراسة الميدانية ، مع تقييم تأثير العوامل الطبيعية والأنشطة البشرية على هذه الأشكال . وتتبع المشكلة من الحاجة إلى فهم ديناميکيات العمليات الجيومورفولوجية والأشكال الناتجة عنها ومدى تأثيرها وتأثيراتها على البيئة المحلية

، لاسيما في ظل التغيرات المناخية والتدخلات البشرية مثل التعدين وبناء السدود والطرق .

الفرضية البحثية : -

تفترض الدراسة أن الأشكال الجيومورفولوجية لحوض وادي ترجيل هي نتاج تفاعل العوامل الطبيعية (الجيولوجيا، التضاريس، المناخ، الغطاء النباتي) مع الأنشطة البشرية ، وأن التحليل المتكامل باستخدام تقنيات (GIS و RS) والدراسة الميدانية يمكن أن يساهم في تمثيل خريطة جيومورفولوجية متكاملة لتوزيع هذه الأشكال والعمليات التي تؤثر عليها فضلاً عن مدى تأثير التدخلات البشرية .

هدف البحث :-

يهدف البحث إلى تحقيق مسح تكاملي للأشكال الجيومورفولوجية لحوض وادي ترجيل من خلال:-

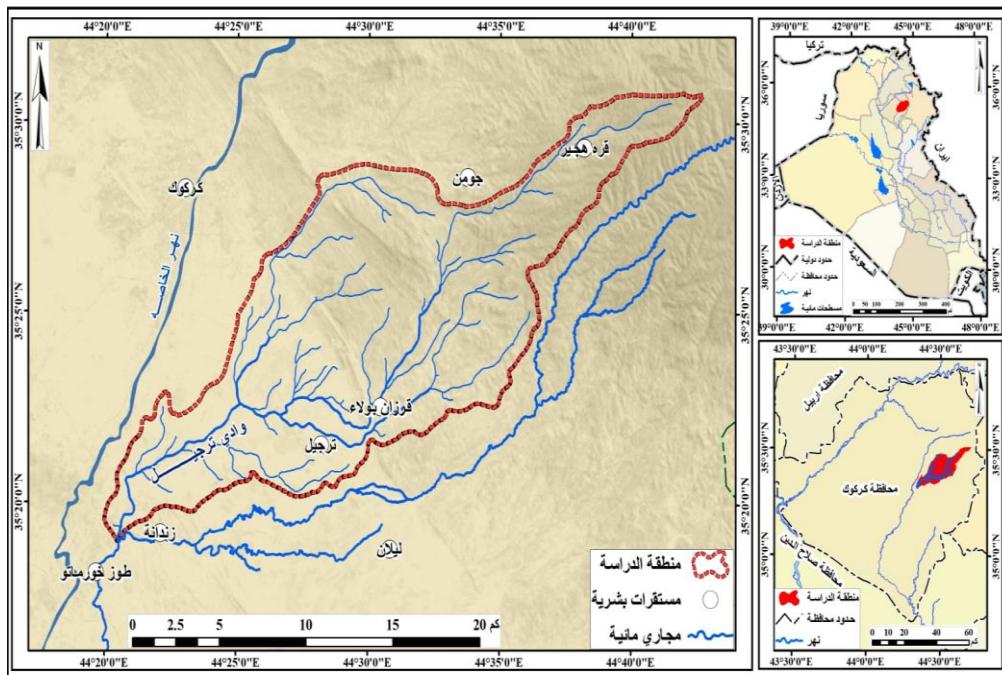
1. تحليل العوامل الطبيعية المؤثرة في تشكيل الحوض .
 2. تقييم الخصائص المورفومترية والجيومورفولوجية للحوض .
 3. دراسة تأثير الأنشطة البشرية على مورفولوجية المنطقة ككل .
 4. إبراز أهمية استخدام تقنيات (GIS و RS) في الدراسات الجيومورفولوجية لتعزيز دقة التحليل الجغرافي الميداني .

حدود منطقة الدراسة :-

تقع منطقة الدراسة فلكياً بين دائري عرض (N 35° 18' 54") _ (N 30° 49' 43") وقوسي طول (E 44° 19' 56") _ (E 42° 43"). وهو بذلك يقع ضمن محافظة كركوك وتبلغ مساحة الحوض (267.5808 km²). تقع منابع حوض وادي ترجيل الى الشمال الشرقي من مدينة كركوك وتتجه اغلب المجاري المائية للحوض باتجاه الجنوب الغربي حتى تصب في نهر خاصه عند

منطقة طوز خورماتو ، إذ يبدو شكله غير متناسق إلى حد ما ويرجع ذلك لظروفه الجيولوجية والعوامل الجيومورفولوجية التي كونت هيئته الحالية ، يلاحظ الخريطة . (1)

الخريطة (1) موقع منطقة الدراسة

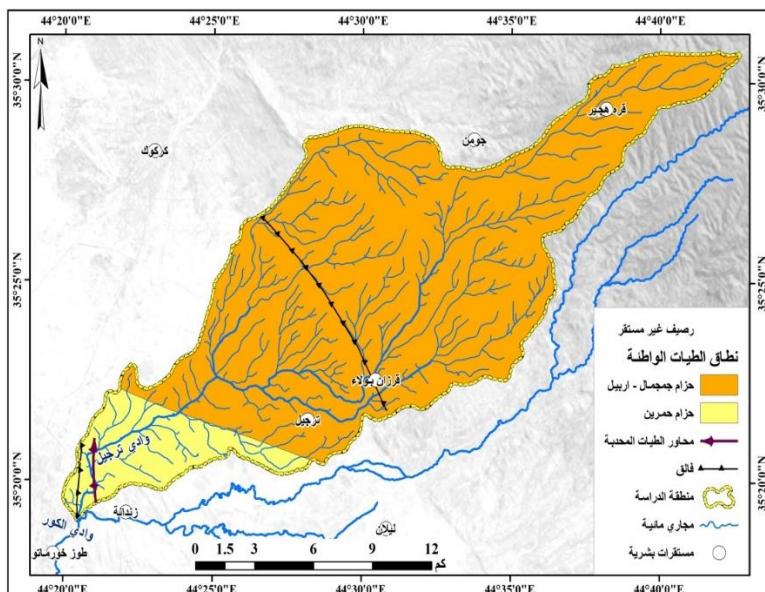


المصدر :- من عمل الباحثة بالأعتماد على : خريطة العراق الادارية مقاييس 1:1000000 ، قسم انتاج الخرائط، المديرية العامة للمساحة ، وزارة الموارد المائية ، بغداد ، العراق ، 2015 .

الخصائص الطبيعية لمنطقة الدراسة

من أهم العوامل المؤثرة في طبيعة جيولوجيا الأودية هي كل من البنية التركيبية والبنية الجيولوجية ، إذ يتوقف توزيع الأشكال الأرضية على أساس نوع البنية التركيبية وعلى طبيعة ونوع التراكيب الصخرية . فمنطقة البحث بنبيوياً تعود إلى الرصيف الغير مستقر ضمن نطاق الطيات الواطئة فتحتل بذلك جزءاً كبيراً من حزام جمجمال - أربيل بحدود 85% من مساحته والمتبقي يعود لحزام حمرىين والذي يتمثل بالجزء الجنوبي الغربي من الحوض عند المصب الرئيس ، هذا وأن محور الطية المحدبة الموجود ضمن المنطقة ذا اتجاه شمالي . يوجد في منطقة الدراسة فالقين غيراً من مورفولوجية الحوض فلاؤل يتوسط المنطقة وهو ذا تأثير واضح في انقلاب أجزاء واسعة من الطبقات الصخرية نتيجة الشد والرفع ، أما الثاني فهو صغير نسبياً يتموضع عند منطقة المصب ، تلاحظ الخريطة (2) .

الخريطة (2) البنية التركيبية لحوض وادي ترجليل



المصدر: - من عمل الباحثة بالاعتماد على : خريطة العراق البنوية مقاييس 1:1000000 ، المنشاة العامة للمسح الجيولوجي والتعدين ، وزارة الصناعة والمعادن ، بغداد ، العراق ، الطبعة الثانية ، 1996.

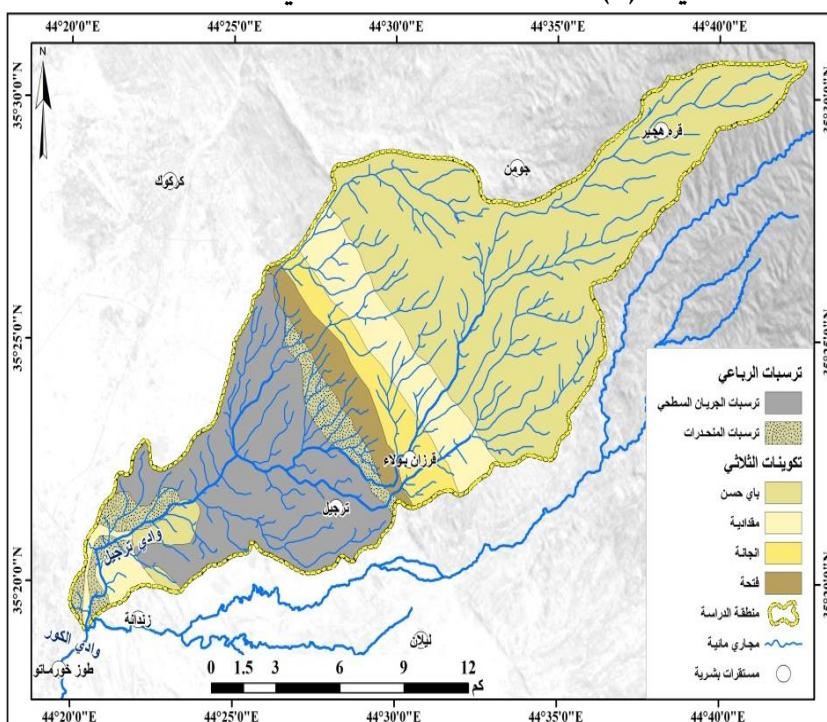
أما بالنسبة للبنية الجیولوجیة وطبيعة التکوین الصخري فالتكوينات تعود إلى الزمان الثالث وترسبات الزمان الرباعي وهي كالتالي :-

1-تكوين الفتحة : (المیوسین الأوسط) :- يمتد التکوین على شکل شریط طولی في وسط منطقه الدراسة بأمتداد شمال غرب جنوب شرق وهو عبارة عن ترسبات تبخیریة وطبقات من المارل والحجر الجیري والجبس ينقسم التکوین إلى قسمین تکوین الفتحة العلوي وتكوين الفتحة الادنى العلوي منه يتکون من المارل الأخضر والحجر الجیري والجبس والادنى يتکون من الحجر الطیني الاحمر سماک التکوین فيبلغ (37 م) أما مساحته الكلیة فهو يغطي (11.7007 کم²) من منطقه الدراسة.

2-تكوين إنجانة (أواخر العصر المیوسیني) :- يظهر تکوین إنجانة في وسط منطقه الدراسة على شکل شریط شبه عمودی وبأمتداد شمال غرب جنوب شرق ، يتکون من الحجر الرملي الرمادي والبني المتداخل مع الحجر الطیني والاحجار الغرینیة ذات اللون البني المحمرا ، يرتكز التکوین بشکل متافق على تکوین الفتحة ويکون التلامس متدرجاً مع آخر طبقة سميكة من الجبس (مع تکوین الفتحة) سماکه يتراوح بين (150 - 398 م) ، وتبغ مساحته في منطقه الدراسة (15.1126 کم²)⁽¹⁾ ، تلاحظ الخريطة (3) .

3-تكوين المقدادیة (المایوسین المتأخر - البليوسین) :- يتموضع التکوین في وسط منطقه الدراسة باتجاه شمال غرب جنوب شرق يتکون من الحجر الرملي البني الناعم مع الحجر الرملي الرمادي ذو الحبیبات الخشنۃ الھشة والمتقاطع مع الحجر الطیني الغرینی البني والرمادي ، بعض أحجار الحجر الرملي مرصوصة بالحصى وتترزید الحصى بکثرة في أعلى التکوین يبلغ سماک التکوین (42 م) أما مساحته في منطقه الدراسة فقد بلغت (27.9555 کم²) ، تلاحظ الصورة (1 : أ و ب) .

الخريطة (3) البنية الجيولوجية لحوض وادي ترجيل



المصدر : -من عمل الباحثة بالاعتماد على : لوحة كركوك الجيولوجية مقاييس 250000:1 ، هيئة المسح الجيولوجي العراقية ، وزارة الصناعة والمعادن ، بغداد العراق ، الطبعة الثانية ، 2014.

الصورة (1: أ - ب) توضح التباين الطبقي في تكوین المقدادیة



المصدر:- المصدر الدراسة المیدانیة بتاريخ 25 / 5 / 2024
الموقع:- N3914407 449592E .

4- تكوین باي حسن (البليوسين - البليوستوسين) :-يتوزع التكوين في أكثر من نصف مساحة منطقة الدراسة وهو الأكثر انتشاراً مقارنة ببقية التكاوين إذ تبلغ مساحته (133.6861 كم²) يتكون من تكتلات سميكه وخشنة من الاحجار الطينية إضافة إلى مواد كلسية بحبيبات الكوارتز والجبس محلياً سمك التكوين متغير في نطاقات واسعة بسبب البيئة الترسيبية للحوض ودرجة سماكة تأثير فعل عمليات التجوية والتعرية فيها⁽²⁾ .

5-ترسبات المنحدرات (البليوستوسين - الهولوسين) :- يتشكل هذا النوع من الترسبات عند جوانب المناطق المرتفعة حيث تشكل تكتلات منفصلة من تكوین باي حسن والفتحة مما تدل على كبر حجمها في مناطق التغطية ، وتنوع رواسب المنحدر فت تكون من مواد طينية غرينية إلى شظايا الصخور أو الحصى ، تلاحظ

الصورة (2) . سمكها يتراوح بين (1-3م) أما مساحتها ضمن المنطقة فتبلغ (15.2078 كم²) .

6-ترسبات الجريان السطحي :- تتوزع ترسبات الجريان عند مناطق التقاء المجاري المائية للأحواض الثانوية ، فتتكون من عدسات رقيقة من مفتتات الصخور والحسى وطبقات من الغرين تختلف سماكة الطبقة من مكان إلى آخر فيتراوح بين (3-5 م) ، تبلغ مساحة تلك الترسبات ضمن حوض وادي ترجيل (63.9181 كم²).

صورة (2) توضح ترسبات المنحدرات في حوض وادي ترجيل



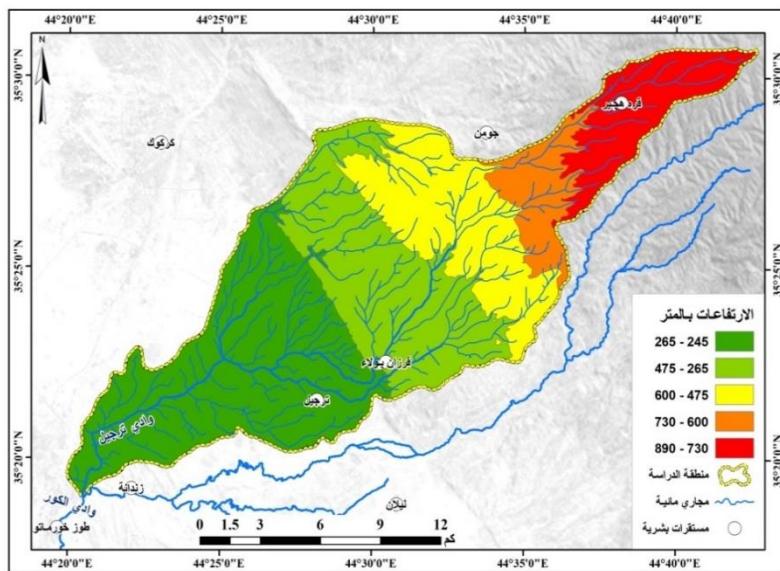
المصدر :- الدراسة الميدانية بتاريخ 25/5/2024

الموقع :- 461316 E . 3921403 N

هذا وإن الخصائص التضاريسية لمنطقة الدراسة تمتاز بتباين تضرسها إذ يتراوح أرتفاعها بين (890م) فوق مستوى سطح البحر في الاقسام الشمالية الشرقية من الحوض وأدنى أرتفاع (245 م) عند مصب المجرى الرئيس ، تلاحظ الخريطة (4) . قسمت المنطقة إلى عدة أنطقة بلغت مساحة النطاق (245-265م) (99.4837 كم²) ، أما نطاق الارتفاع (475-265 م) فمساحته (68.8634 كم²) ، ونطاق (475-600 م) بلغت مساحته (50.4256 كم²) ونطاق (600 كم²) ،

– 730 م) (19.6192 كم²) والنطاق الاعلى في المنطقة هو (730 – 890 م) بلغت مساحته (29.1889 كم²) . هذا وأن الانحدار في منطقة الدراسة تراوح بين درجتي (0 – وأكثر من 10) إذ قسمت المنطقة إلى أربعة أنطاق انحداریة الاول (0 – 2⁰) وغطت مساحة واسعة من منطقة الدراسة لاسيما عند وسط ومصب مجاري الوادي فبلغت مساحته (108.0661 كم²) ، أما النطاق الثاني فهو (2⁰ – 5⁰) يتوزع في اجزاء مختلفة من المنطقة وتبلغ مساحته (106.4476 كم²) أما النطاق الثالث (5⁰ – 10⁰) ويتموضع عند منابع الوادي في الاجزاء الشمالية الشرقية من الحوض هذا يتطابق مع توجه المجاري المائية حسب درجة الانحدار نحو المصب وتبلغ مساحته (3439.51 كم²) ، أما النطاق الرابع والاخير فتمثل بـ (أكثر من 10⁰) ويتوارد في مناطق الارتفاعات وحد مرور الفالق ومدى تأثيره في انقلاب الطبقات الصخرية الذي غير من حدة ميل الصخور عن مستواها الافقی وهو بذلك يمثل مساحة (7232.1 كم²) ، تلاحظ الخريطة (5) .

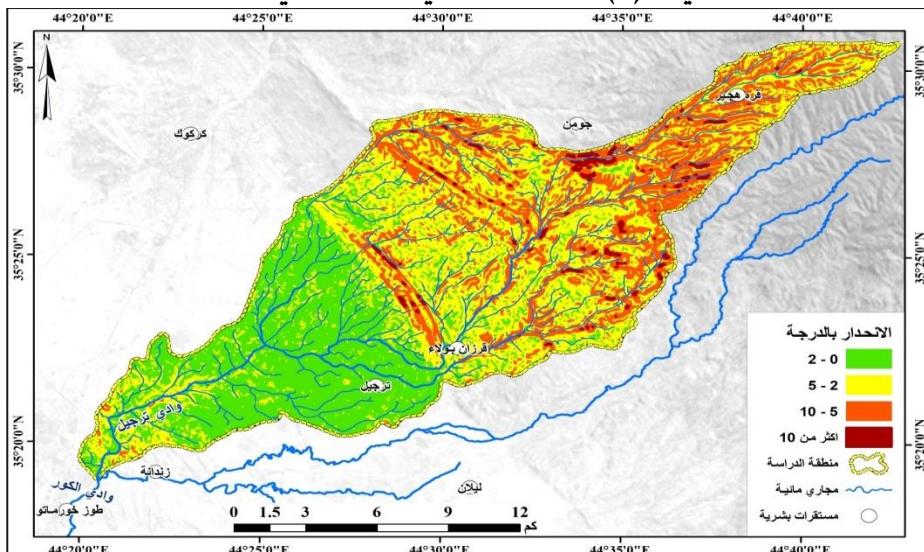
الخريطة (4) أنطقة الأرتفاعات في حوض وادي ترجيل



المصدر : من عمل الباحثة بالأعتماد على نموذج الارتفاع الرقمي DEM بقدرة تميزية

Arc Gis 10.4 30*30 متر واستخدام برنامج

الخريطة (5) الانحدارية لحوض وادي ترجيل



المصدر : من عمل الباحثة بالأعتماد على نموذج الارتفاع الرقمي DEM بقدرة تميزية

Arc Gis 10.4 30*30 متر واستخدام برنامج

كما و يعد المناخ دوراً مهماً في تشكيل المظاهر الأرضية ، لما لها دور رئيس في إظهار الصورة الحالية لأشكال سطح الأرض. وكل مظهر من المظاهر الأرضية له دلالة على تدخل العناصر المناخية في إظهاره بالصورة النهائية . لذا لا يمكن دراسة أي عملية من العمليات الجيومورفولوجية دون الأخذ بنظر الاعتبار لأهمية عامل المناخ . و نظراً لتباعي المديات في درجات الحرارة لمنطقة الدراسة بين الليل والنهار الذي ينتج عنه تكرار عملية تمدد الصخور و انكماسها بمرور الزمن وحسب معامل التمدد الحراري لكل معدن . اذ تعمل على تقوية اجزاءها الخارجية و تحركها . فارتفاع درجات الحرارة يؤدي إلى تسخين المعادن الموجودة في الصخر مما تساعد على حدوث عملية التمدد فيها . أما عند انخفاض درجة الحرارة فان المعادن تبرد وتتكثف⁽³⁾ . ومن هنا يمكن أن نلاحظ درجات الحرارة العظمى ضمن منطقة الدراسة ترتفع إلى أعلى حد لها في شهر تموز فتبلغ (44.1⁰) أما الصغرى لنفس الشهر (29.5⁰) لتتلاصق إلى أدنى حد لها في شهر كانون الثاني إلى (14.7⁰) لدرجة الحرارة العظمى لها ، أما الصغرى لنفس الشهر (5.2⁰) . و يبدأ موعد تساقط المطر من شهر أيلول حتى يصل إلى أعلى ذروته في شهر كانون الثاني ليصل إلى (47.4 ملم) ، يلاحظ الجدول (1) .

الجدول (1) الخصائص المناخية للمعدلات الشهرية والسنوية لمحطة كركوك للمدة (2003-2023)

مجموع الامطار(مم)	التبخر (ملم)	الرطوبة النسبية (%)	سرعة الرياح (م/ث)	درجات الحرارة (°C / m)			الأشهر
				الصغرى	العظمى	الاعتيادية	
47.4	70.4	70	1.7	5.2	14.7	9.8	كانون الثاني
48	87.9	66	1.9	6.9	17.1	12.1	شباط
41	134.1	55	2	11.2	21.5	16.3	آذار
32.8	195.1	48	1.9	15	27.8	21.9	نيسان
14.9	282.9	35	2.1	21.2	34.7	28.9	مايس
-	367.6	25	2.1	26.8	41	34.7	حزيران
-	425.7	24	1.9	29.5	44.1	37.4	تموز
-	414.6	24	1.7	29.4	43.9	37.1	آب
-	330.4	29	1.6	25.2	38.8	32	أيلول
13.3	238.9	41	1.6	20.1	31.7	25.7	ت 1
34.1	115.2	59	1.5	11.9	23.3	17.1	ت 2
37.5	76.5	67	1.5	7.1	17.3	11.8	كانون الاول

المصدر : من عمل الباحثة بالأعتماد على جمهورية العراق ، وزارة النقل
والمواصلات ،المديرية العامة للأنواء الجوية والرصد الزلزالي .

وللأمطار الأثر الكبير في تشكيل مظاهر سطح الأرض من خلال تشحذ علليتي التجوية والتعريية فضلاً عن الدور الذي يتمثل في تغذية المياه الجوفية وأرتفاع نسبة الرطوبة . وتنتفاوت شدة التبخر تبعاً لتبين مقدار الإشعاع الشمسي ودرجة الحرارة فضلاً عن سرعة الرياح ويكون ارتباطها بهذه العناصر ارتباطاً طردياً في حين يكون عكسياً مع الرطوبة النسبية ونلاحظ في منطقة الدراسة والجدول الذي تم الاشارة إليه سابقاً إن معدلات التبخر ترتفع إلى أعلى قيمة لها في شهر تموز لتصل إلى (425.7 ملم) يقابلها انعدام في كمية الامطار لنفس الشهر بينما تتحفظ إلى أدنى حد لها في شهر كانون الثاني لتصل (70.4 ملم) وهي كمية تفوق كمية التساقط خلال نفس الشهر ، أما الرطوبة النسبية فهي الأخرى ترتفع في فصل الشتاء لتصل إلى (70 %) في شهر كانون الثاني وتتحفظ مع ارتفاع قيم التبخر في شهري

تموز وآب لتصل إلى أدنى قيمة لها (24%) لکلا الشهرين ، ويتمثل تأثير الرطوبة النسبية في زيادة نشاط التجوية

التجوية الكيمائیة في حين يؤدی انخفاضها إلى زيادة نشاط التجوية الميكانيکیة ⁽⁴⁾. بينما تزداد سرعة الرياح في فصل الصیف لاسیما شهر (مايس ، حزیران ، تموز) إذ بلغت معدلاتها (2.1 ، 2.1 ، 1.9 م / ثا) على التوالي نتيجة لارتفاع درجات الحرارة وتخفض مع بداية فصل الشتاء لتصل في شهر كانون الاول إلى (1.5 م / ثا) ، ويظهر أثر الرياح هنا كعامل بنائي أو هدمي اعتماداً على سرعتها ومقدار ما تحمله من مواد مفتته فتبدأ عملية النحت في المناطق المرتفعة وعملية الترسیب عند الأماكن المنخفضة .

هذا ويعد النبات الطبيعي واحد من أهم العوامل الديناميكية في تمیز حدود الأشكال الأرضية وتكوين التربة نظراً لأهمیته في حفظ التربة من التعریة المائیة والریحیة كما يعمل على زيادة كمية المياه المتسربة إلى داخل الأرضی نتیجة لاعاقته لسرعة الجريان المائي ومن جهة أخرى إن التضاریس لها أثراً واضحاً من خلال تواجد النباتات الطبيعیة بكثافة أكثر في المناطق المنخفضة والمنبسطة إذا ما قورنت بالمناطق المرتفعة وجوانب الوادي والتي تكون أسطحها جرداً ، وبالنسبة لمنطقة الدراسة فإن النباتات تقتصر على الأعشاب القصيرة والموسمية وشجیرات متفرقة هنا وهناك وتکاد تخلو منها في أجزاء أخرى بسبب طبیعة تکونیات المنطقة الصخریة والتي تكون جزء منها مكونات حصویة مضافاً لها العوامل الطبيعیة الأخرى مما جعل المنطقة تتأثر بعمل العمليات الجيومورفولوجیة . وتنتشر في منطقة الدراسة أنواع مختلفة من النبات الطبيعی منها الاشجار الصنوبریة وashجار الجوز الأسود واعشاب شوکیة مثل الكلغان والقرطم البری ، تلاحظ الصورة (3) (أ، ب) .

صورة (3، ب) نبات الكلغان في منطقة
الدراس

صورة (3، أ) الشجیرات
والأعشاب ضمن حوض وادي



المصدر : الدراسة الميدانية بتاريخ 2024/5/26
الموقع: E-: 3926005 N . 464669

التحليل المورفومترى لحوض وادي ترجيل

إن تحديد الخصائص المورفومترية يمثل مقدار استجابة مواد سطح الحوض وسير مجرى وضفافه للنشاط الحتى وإن اختلاف المساحة الحوضية للنهر ومعامل شكل الحوض ، والخصائص التضاريسية وكثافة شبكة التصريف المائي تعكس أثراً واضحاً في تحديد الطاقة النهرية للتصريف المائي ، وقدرته على نقل حمولته النهرية ⁽⁵⁾ . وتنتمي عملية التغذية الرسوبيّة للأحواض عن طريق التصريف المائي للروافد الفرعية التي تصب في مجراه الرئيس ، فبعد أن تقوم المسبلات والاخاذيد والانهيارات الأرضية وعمليات التجوية والتعرية بتهيئة مواد صخرية قابلة للحت والنقل ، تعمل تلك الروافد على نقلها لمسافات مختلفة تتناسب مع طاقتها النهرية وخصائصها المورفومترية ، فكلما ازدادت كمية التصريف وسرعة الطاقة النهرية ازدادت قوى الحت مما يؤدي إلى حدوث تغيرات مورفومترية ومورفولوجية للأشكال الأرضية الواقعة ضمن منطقة الدراسة ، تلاحظ الصورة (4) .

الصورة (4) المواد الأرضية المنقوله ضمن بعض المجاري المائية في حوض وادي ترجیل



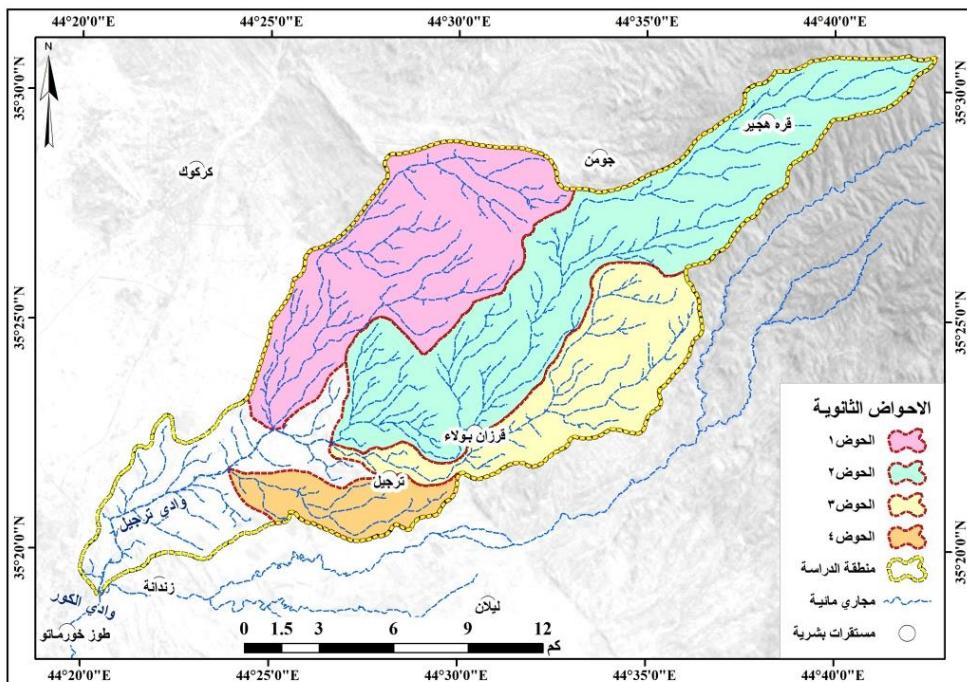
المصدر : الزيارة الميدانية بتاريخ 25 / 5 / 2024

الموقع: 3928582 N. 471240 E

من خلال التحليل المورفومتری لأحواض تصريف منطقة الدراسة تم تحديد الخصائص الهندسية على شكل معطيات رقمية وهي كما يأتي:-
أولاً:-**الخصائص المساحية لحوض وادي ترجیل** :-

قسمت منطقة الدراسة إلى أربعة أحواض ثانوية بلغت مجموع مساحتها الكلية (84.8%) من المساحة الكلية لحوض ترجیل الرئيس أما المتبقى من المساحة فهي لداول موسمية متفرقة تصب في مجىء الحوض الرئيس ، تم تحديد خط تقسيم المياه من خلال الخريطة الكنتورية والطبوغرافية والبيانات الفضائية ، فضلاً عن استخدام برامج نظم المعلومات الجغرافية للحصول على الابعاد المساحية لكل حوض . تبين من خلال القياسات أن الحوض الثاني (2) أكبر الأحواض من حيث المساحة إذ بلغ (99.1579 كم^2) أما أقل مساحة فتمثلت بالحوض الثاني (4) إذ بلغ (15,9466 كم^2) ، تلاحظ الخريطة (6) ، أن الاختلافات في المساحات الحوضية ناتج من طبيعة الاختلاف في البنية الجيولوجية لمنطقة ، إذ تعرضت خلال العصور الجيولوجية السابقة إلى حركات تكوينية أسممت في تشكيل ورسم ملامح مورفومترية مختلفة الاتساع وما رافق هذه الحركات من انتشار للصدوع والفالق عملت على تحديد مسارات الشبكة النهرية .

الخريطة (6) الاحواض الثانوية لحوض وادي ترجيل



المصدر : من عمل الباحثة بالاعتماد على نموذج الارتفاع الرقمي DEM واستخدام برنامج ArcGis 10.4

أما بالنسبة لأطوال الأحواض فلها أثراً مهماً في عمليات الجريان السطحي إذ يتحكم بمدة تفريغ الحوض لمياهه وحمولته الرسوبيّة ، وتناسب معدلات التسرب والتبخّر مع طول الحوض تناصباً طردياً، وذلك لتباطؤ سرعة المياه الجارية بالأتجاه نحو مصب الحوض بسبب قلة انحدار السطح واتساع القنوات للمجرى المائيّ ، مع الأخذ بنظر الاعتبار زيادة كتلتها بالأتجاه ذاته⁽⁶⁾. تم قياس أطوال المجاري المائية لحوض ترجيل الرئيس فسجل طولاً حقيقياً بلغ (48.7255 كم) بكل تعرجاته أما طولاً مثاليّاً من أعلى نقطة للمنابع إلى المصب (40.0112 كم) يليه من حيث الطول الحوض الثانوي (2) إذ بلغ (34.7305 كم) أما الأقل طولاً فهو لحوض الثنوي (4) إذ بلغ (11.0140 كم) ، يلاحظ الجدول (2) . أما بالنسبة لمتوسط

العرض فعند تطبيق المعادلة (1) تبين إن حوض وادي ترجیل بلغ (5.4916 كم) يليه من حيث العرض الحوض الثانوي (1) إذ بلغ (3.3038 كم) أما أقل متوسط عرض فكان للحوض الثانوي (4) بلغ (1.4478 كم) وهناك علاقة طردية ما بين عرض الحوض ومقدار كمية المياه أي كلما زاد عرض الحوض زاد من ايراده المائي ومن جريانه السطحي .

الجدول (2) الخصائص المساحية لحوض وادي ترجیل

الحوض	المساحة / 2كم	المحیط / كم	أقل ارتفاع / م	أعلى ارتفاع / م	الطول الحقيقي / كم	الطول المثالي / كم	متوسط العرض / كم
الحوض الرئيس	267.5808	98.4991	245	890	48.7255	40.0112	5.4916
الحوض الثانوي (1)	68.0967	40.9828	290	590	20.6115	15.4868	3.3038
الحوض الثانوي (2)	99.1579	68.4275	305	890	34.7305	28.8364	2.8551
الحوض الثانوي (3)	43.5874	41.4366	305	700	19.8395	15.8831	2.1971
الحوض الثانوي (4)	15.9466	22.5617	280	345	11.0140	9.2139	1.4478

المصدر : من عمل الباحثة .

هذا وإن قياس محیط الحوض يستخدم لتوضیح مدى انتشار الحوض وأتساعه يعني كلما زاد طول محیط الحوض أزداد انتشاره وتوسعه ومن ثم أزداد تطوره الجیومورفی ومن (جدول 2) تبين أن محیط الحوض بلغ في الحوض الرئيس (98.4991 كم) يليه الحوض الثانوي (2) إذ بلغ (68.4275 كم) بعدها الحوض الثانوي (3) وأقل محیطاً كان للحوض الثانوي (4) إذ بلغ (22.5617 كم) .

ثانياً : الخصائص الشکلية لحوض وادي ترجیل :-

تعد دراسة الخصائص الشكلية لحوض منطقة ما من أهم الدراسات المورفومترية وذلك لما لها من علاقة في الدراسات الجيومورفية وتشكيل المظاهر الأرضية في الأحواض المائية. فالدراسة المورفومترية التطبيقية لسمات شكل الحوض لها أهميتها من خلال قياس معدلات الحت المائي ومعرفة كميات المياه المؤثرة في تحهيز الماء إلى المجرى الرئيس وتحكمه بذروة التصريف المائي مما ينتج عنه تأثير متفاوت في الأشكال الأرضية الناتجة ومساحة أحواضها⁽⁷⁾.

فعند أحتساب نسبة الاستطاللة لحوض وادي ترجيل الرئيس وأحواضه الثانوية وبنطبيق المعادلة (2)⁽⁸⁾ تبين أن الحوض الرئيس يمثل شكلاً مستطيلاً بلغت فيه النسبة (0.45) بينما الحوض الثانوي (2) أكثر استطاللة من بقية الأحواض بلغ (0.38) أما الحوض الثاني (1) أقل استطاللة عن البقية وهو مائل إلى الشكل البيضوي إذ بلغ (0.54) نستنتج من ذلك أن أحواض منطقة الدراسة تقترب أغلبها من الشكل المستطيل التي تتميز بجريان مائي منتظم من الناحية الزمانية وبكميات قليلة نسبياً وهذا له دلالة يكون الجريان منتظاماً في الوديان في فترة زمنية منتظمة لتجمع المياه في الوادي الرئيس . هذا وعند تطبيق معادلة نسبة الاستدارة على حوض وادي ترجيل وفق المعادلة (3) ، يظهر لنا إن أغلب الأحواض في منطقة الدراسة بعيدة عن الشكل الدائري وقريبة من الشكل المستطيل إذ بلغت في حوض ترجيل الرئيس (0.35) وفي الحوض الثاني (2) (0.27) والحوض الثاني (3) (0.32) وهنا يمكن القول أن القيم لكلا المعيارين جاءت متقاربة جداً ومتطابقة من حيث شكل الحوض عدا الحوض الثاني(1) بلغ (0.51) فهو يميل للشكل البيضوي ، يلاحظ الجدول (3) .

أن هذه النتائج تعطي لنا مؤشران يمثل الأول بعدم انتظام خطوط تقسيم المياه لتعرضها إلى تعرجات عديدة . أما المؤشر الثاني فيتمثل بانخفاض دلالة خطر الفيضان بسب إطالة المجرى وتباعدها فيما بينها .

الجدول (3) الخصائص الشكلية لحوض وادي مازوران وأحواضه الثانوية

معدل الطول إلى العرض	معامل الانبعاج	معامل شكل الحوض كم 2/كم	معدل الاستدارة	معدل الاستطالة	الاحواض
8.8727	2.22	0.11	0.35	0.45	حوض ترجلی الرئيس
6.2387	1.56	0.16	0.51	0.54	الحوض الثانوي (1)
12.1644	3.04	0.08	0.27	0.38	الحوض الثانوي (2)
9.0299	2.26	0.11	0.32	0.45	الحوض الثانوي (3)
7.6074	1.90	0.13	0.39	0.49	الحوض الثانوي (4)

المصدر :- من عمل الباحثة .

هذا وتشير نتائج معامل شكل الحوض إلى اقتراب شكل الحوض من الشكل المثلث إذ كانت النتائج منخفضة ، ومن خلال تطبيق المعادلة (4)⁽⁹⁾ ، تبين إن قيمة الحوض الرئيس منخفضة إذ بلغت (0.11) وإن أقل قيمة منه أتخذها الحوض الثاني (2) لأنه أقرب للشكل المستطيل من المثلث إذ بلغ (0.08) ، أما بقية الأحواض الثانوية فهي أيضاً اتخذت قيم منخفضة وإن دل على شيء فإنه دليل أكيد على تشابه الصخور في منطقة الحوض فضلاً عن تشابه الظروف المناخية فيها . أما بالنسبة لمعامل الانبعاج فقد تم تطبيق معادلة (5) على حوض وادي ترجل وتبين أنه عندما تكون القيم عالية فإنها تدل على قلة التقطيع ومن ثم قلة أعداد وأطوال المجاري المائية وخاصة عند الرتب الدنيا وهذا ينطبق على الحوض الثاني (2) إذ سجلت أعلى قيمة له (3.04) أما القيم المنخفضة فتشير إلى تقطيع الحوض وزيادة أعداد وأطوال المجاري المائية في الرتب الدنيا وهذا يعني زيادة عمليات التعرية الرئيسية والتراجعية وهذا ينطبق على الحوض الثاني (1) إذ بلغت (1.56) ، يلاحظ الجدول السابق .

هذا وعند تطبيق معادلة (6) ⁽¹⁰⁾ لقياس معدل الطول إلى العرض لتوضيح مدى أقتراب أو ابتعاد شكل الحوض عن الشكل المستطيل ، إذ كلما ارتفعت قيمته كلما اقترب من الشكل المستطيل وبالعكس ، تبين إن الحوض الثانوي (2) بلغ (12.1644) وهو أعلى قيمة بالنسبة لباقي الأحواض وهذا يثبت حقيقة أن شكل هذا الحوض هو مستطيل أما باقي الأحواض فتراوحت أيضاً بقيم مقاربة ماعدا الحوض الثانوي رقم (1) فأخذ أقل قيمة له مقارنة بالأحواض الأخرى إذ بلغ (6.2387) وهذا الابتعاد قد يعود سببه إلى تعرج خطوط تقسيم المياه فيه فهو أكثر الأحواض تعرجاً بخطوط تقسيم مياهه .

ثالثاً : الخصائص التضاريسية لحوض وادي ترجيل :-

يعكس تضرس الأحواض درجة تأثير عوامل التجوية والتعرية المختلفة في صخور التكوينات الجيولوجية والتركيب الجيولوجي للحوض منذ بداية نشأة الحوض حتى حالته الراهنة . وهناك علاقة طردية بين مدى التضرس وشدة فعل عوامل التعرية ، فهي تزداد بزيادتها وتقل بقلتها وذلك على طول مناطق الضعف الجيولوجية وخلال مدة طويلة من الزمن مما تؤدي إلى خلق أشكالاً جيومورفولوجية متعددة ، من هنا تم تطبيق معادلة التضاريس القصوى (7) لحوض ترجيل فبلغت أعلى نسبة للحوض الرئيس (645) أما أقل قيمة فكانت لحوض الثانوي (4) إذ بلغت (65) ، إن هذا التباين يعود لفارق التضاريسى بين أقصى ارتفاع عند المنابع وأدنى ارتفاع تصل إليه مياه الحوض عند المصبات ويبدو أنه فارق تضاريسى ليس قليل إلا أنه بالنظر إلى الامتداد الطولى لهذا الحوض يلاحظ إن الفارق يتعدد خلال المسافة الطولية . أما بخصوص نسبة التضرس فتعد درجة التضرس مقياساً مهماً لمعرفة الطبيعة الطيوبغرافية لمنطقة ما ، فضلاً عن أنها تعد مؤشراً جيداً لتخمين الرواسب المنقولة ، إذ تزداد نسبتها مع زيادة التضرس ، وأن تأثيرها يمتد إلى مسافات بعيدة وتسهم في

توكين أشكال جيومورفولوجية مختلفة ، وينعكس ذلك في زيادة فعالية التعرية النهرية وما يرتبط بها من نقل كميات كبيرة من الرواسب وينطبق المعادلة (8) لنسبة التضرس تبين أن الحوض الثانوي (3) بلغ أعلى قيمة (19.91 م/كم) تلاه الحوض الثانوي (2) إذ بلغ (16.84 م/كم) أما أقل قيمة فكانت (5.90 م/كم) للحوض الثاني (4) ، يلاحظ الجدول (4). إن هذه النسبة تدل على أن الحوض ذا انحدار نسبي معتدل بسبب خصائص التركيب النوعي لصخور المنطقة ويشير انخفاض معدل التضرس إلى قلة نشاط عمليات التعرية المائية والحت - في حالة صلابة ومقاومة الصخور - ولكن معظم التكوينات الصخرية وكما تم الاشارة لها سابقاً هي ذات تركيب صخري ضعيف المقاومة أما الجريان المائي وما يرافقه من حرارة هيدروليكي وكيميائي وميكانيكي وبالرغم من قلة نسبة التضرس فإن المياه الجارية لها قدرة كبيرة على تفكك الصخور وتحويلها إلى رواسب تكونت غطاءاً واضحاً من التربة والحصى وعلى مساحات واسعة .

جدول (4) الخصائص التضاريسية لحوض وادي ترجيل الرئيس وأحواضه الثانوية

الكثافة التصريفية	التكامل الهبسومترى كم/م ²	قيمة الوعورة كم/كم ²	نسبة التضرس م/كم	التضاريس القصوى	الاحواض
3.09	0.41	1.99	13.24	645	حوض ترجيل الرئيس
3.40	0.23	1.02	14.55	300	الحوض الثانوى (1)
2.97	0.17	1.74	16.84	585	الحوض الثانوى (2)
3.19	0.11	1.26	19.91	395	الحوض الثانوى (3)
3.13	0.25	0.20	5.90	65	الحوض الثانوى (4)

المصدر :- من عمل الباحثة .

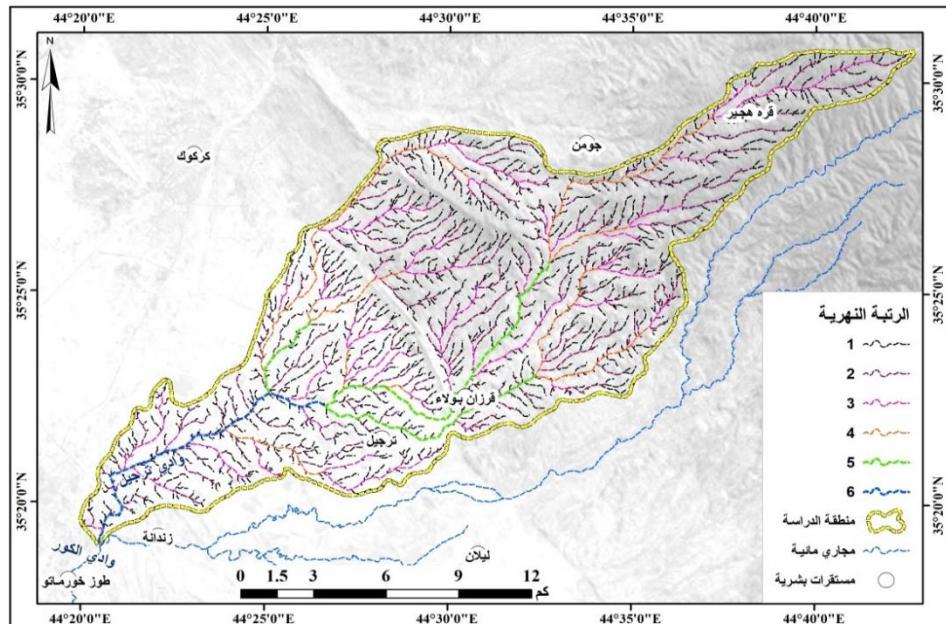
وبالإشارة إلى توضيح العلاقة ما بين تصارييس الحوض وأطول المجاري ومساحة الحوض المائي فيمكن معرفة تقطع النسيج الطبوغرافي للحوض من خلال فعل الاودية النهرية بتطبيق معادلة قيمة الوعورة (9) تبين أن قيمة الوعورة للأحواض الثانوية تراوحت من ($0.20 \text{ كم}/\text{كم}^2$ - $1.74 \text{ كم}/\text{كم}^2$) وهي قيم أدنى من قيمة الحوض الرئيس إذ بلغت ($1.99 \text{ كم}/\text{كم}^2$) ، ويوضح إن الحوض الثاني (2) هي القيمة الأقرب لقياسات الحوض الرئيس ويرجع ذلك لكبر مساحته وكثافة المجاري المائية مما تقدم يتبعين أن قيمة الوعورة متوسطة نتيجة لتأثير تلك الوديان بالطبيعة الصخرية التي تتضمن صخوراً طينية وجحبية تعود لتكويني باي حسن والمقدادية ، بينما تتحفظ قيمة الوعورة في الحوض الثاني (4) إلى ($0.20 \text{ كم}/\text{كم}^2$) لصغر مساحته وقلة مجاريه المائية بالنسبة للحوض الكلي . ولكي تكون أكثر دقة لتحديد العلاقة بين مساحة الحوض وفارق التضاريس لتوسيع درجة التضرس للحوض والفترze الزمنية التي قطعها الحوض النهري في الدورة الجيومورفولوجية المتمثلة بعمليات التعرية المائية والنحت المائي وكمية المواد الصخرية التي لاتزال قيد العملية الحتية ، وتم تطبيق معادلة التكامل الهيسومتي (10) ⁽¹¹⁾ فأظهرت النتيجة إن قيمة المعامل للحوض الرئيس بلغت ($0.41 \text{ كم}^2/\text{م}$) أما الأحواض الثانوية كانت أقل قيمة منها (0.23) (0.17) (0.25) (0.11) $\text{كم}^2/\text{م}$ ، للأحواض الثانوية (1)(2)(3)(4) على التوالي ، وهي بذلك قيم منخفضة تشير إلى حداثة عمر الأحواض المائية وبداية دورته الجيومورفولوجية الحتية والتعرية المائية وصغر المساحة الحوضية لتلك الأحواض .

رابعاً- خصائص الشبكة النهرية :-

تتمثل شبكة المياه النهرية بمجموعة من الروافد تلتقي مع بعضها البعض بأشكال متباعدة تعتمد على الكثير من العوامل المرتبطة بالخصائص التضاريسية والجيولوجية ، وستستخدم رتب المجاري النهرية بديلاً للتعبير عن أودية الشبكة النهرية إذ إن عملية ترتيب المجاري المائية تعتبر الحجر الاساس التي يمكن عن طريقها

ربط الخصائص المختلفة للأحواض التصريف النهری بعضها بعض العمليات الهیدرولوجیة والعمليات الجيومورفولوجیة المتمثلة بالعمليات المائية . ومن ملاحظة خريطة(7) يُظهر الأحواض الثانوية ورتبتها للشبکة النهریة لحوض وادي ترجلی کل ويتضح أن حوض ترجلی الكلی يتكون من (6) مراتب بينما الأحواض الثانوية الاخرى تتكون من (5) مراتب في كل من الحوض (1) و (2) و (3) ، أما الحوض الثانوي (4) فيتكون من (4) مراتب ، حيث بلغ عدد المجرى النهری في الحوض الرئيس (1486) وفي الحوض الثانوي (1) (367) ، والحوض الثانوي (2) (529) أما الحوض (3) بلغ عددها (255) والحوض الثانوي (4) بلغ عددها (82) إن هذه الأحواض قد تقارب من بعضها البعض في رتبها ولكنها تختلف في أعداد مجاريها من حوض إلى آخر وهذا الاختلاف ناتج عن تباين المساحات بين الأحواض وأختلاف درجة اندثار السطح والتباين في التركيب النوعي التي تتكون منها هذه الأحواض .

خريطة (7) المراتب النهرية لحوض وادي مازوران وأحواضه الثانوية



المصدر :- من عمل الباحثة بالاعتماد على نموذج الارتفاع الرقمي DEM وبدقة مكانية 30×30 وباستخدام برنامج ArcGis 10.4

ولمعرفة درجة تفرع الشبكة النهرية ومقدار التباين بين فروع المراتب المختلفة لأحواض الأنهر و مدى الاختصار أو الاندماج الذي تخضع له المجاري المائية مع تطورها أو زيادة رتبتها النهرية فقد تم تطبيق معادلة نسبة التشعب (11) ⁽¹²⁾ إذ تتراوح قيمة معدل التشعب النهرى ما بين (2) في الأحواض المائية المستوية إلى نحو (3 - 5.6) في المناطق المرتفعة والأحواض المائية الشديدة التقطع ، ونظراً لأن القيمة (2) هي أقل قيمة محتملة لمعامل التشعب النهرى نادراً ما تحدث في الطبيعة ، فإن هذه القيمة غالباً ما تتراوح بين (3 - 5) في الأحواض المائية التي تتميز بعدم وجود اختلافات جيولوجية جوهرية فيما بينها ، وتصل القيم المرتفعة لهذا المعامل في الأحواض التي يشجع تركيبها الجيولوجي على اتخاذها الشكل المستطيل الضيق. وتتبادر نسب التشعب لأحواض المنطقة من مكان لآخر ، إذ تراوحت معدلات التشعب ما بين (3-5) لحوض ترجيل الرئيس ، وبين (3-5) لحوض الثانوي (1) ، يلاحظ الجدول (5) ، أما الحوض الثانوي (2) فتراوحت قيمه بين (5.5-4) ، الحوض الثاني (3) (5.6-2) أما الحوض الثاني (4) فقد كانت (5.5-3) وهذا يشير إلى عدم وجود اختلافات جيولوجية جوهرية فيما بينها ، وهي تعكس الطبيعة الصخرية والمسامية الصخور الشديدة التقطع ، وهذا يدل على أن الأودية النهرية لا تزال في مراحل النهرية المبكرة ، لا تتعذر أجزاء الأحواض من النضج فضلاً عن تفوق قدرة التعرية فيها مع زيادة عامل التضاريس . وبالنظر إلى الكثافة التصريفية لحوض وادي ترجيل فإنها تعبّر عن أثر كل من نظام الصخور ونوعها والتضاريس والغطاء النباتي ، فضلاً عن أنها تظهر تأثير الإنسان على شبكة التصريف المائي ، تكمن أهميتها في أنها تؤثر في نمط الجريان السطحي وحجم التصريف المائي ، وتعد مؤشراً لمدى تعرض سطح الحوض لعمليات التعرية المائية لذا فإنها أنقسمت إلى

كثافة تصريفية طولية وعددية بالنسبة للطولية فهي توضح مدى تقطع النسيج الحوضي من خلال مجاري أوديته بفعل عملية النحت وهي تعبر عن النسبة ما بين أطوال المجاري المائية في الاحواض النهرية وما بين المساحة الحوضية ،

نسبة التشعب (٥) ناتجة عن إضافة التأثير المائي في حوض وادي ترجل إلى المساحة المائية في حوض وادي ترجل

نسبة التشعب	حوض ترجل الرئيس	حوض (١)	حوض (٢)	حوض (٣)	حوض (٤)	نسبة التشعب
مجموع أطوال المجاري (كم)	١٧٦٣	١٧٦٣	١٧٦٣	١٧٦٣	١٧٦٣	١٧٦٣
عدد الوديان	١	١	١	١	١	١
نسبة التشعب						
مجموع أطوال المجاري (كم)	٣٤٠٨	٣٤٠٨	٣٤٠٨	٣٤٠٨	٣٤٠٨	٣٤٠٨
عدد الوديان	٤	٤	٤	٤	٤	٤
نسبة التشعب						
مجموع أطوال المجاري (كم)	١٦٥١	١٦٥١	١٦٥١	١٦٥١	١٦٥١	١٦٥١
عدد الوديان	٣	٣	٣	٣	٣	٣
نسبة التشعب						
مجموع أطوال المجاري (كم)	٣٦٦٥	٣٦٦٥	٣٦٦٥	٣٦٦٥	٣٦٦٥	٣٦٦٥
عدد الوديان	٦	٦	٦	٦	٦	٦
نسبة التشعب						
مجموع أطوال المجاري (كم)	٣٧٦٣	٣٧٦٣	٣٧٦٣	٣٧٦٣	٣٧٦٣	٣٧٦٣
عدد الوديان	٧	٧	٧	٧	٧	٧
نسبة التشعب						
مجموع أطوال المجاري (كم)	٣٧٧٤	٣٧٧٤	٣٧٧٤	٣٧٧٤	٣٧٧٤	٣٧٧٤
عدد الوديان	٦	٦	٦	٦	٦	٦
نسبة التشعب						
مجموع أطوال المجاري (كم)	٣٧٧٦	٣٧٧٦	٣٧٧٦	٣٧٧٦	٣٧٧٦	٣٧٧٦
عدد الوديان	٦	٦	٦	٦	٦	٦

وعند تطبيق معادلة الكثافة التصريفية الطولية (12) أتضح أنها تبلغ في حوض وادي ترجيل الكلي (3.09 كم^2) وهذه نسبة منخفضة تقريباً ، أما بالنسبة للأحواض الثانوية فقد كانت نسبة الكثافة الطولية متقاربة نسبياً بين الأحواض حيث بلغت في الحوض الثاني (1) (3.40 كم^2) والوحوض الثاني (2) (2.97 كم^2) والوحوض الثاني (3) (3.19 كم^2) ، أما الحوض الثاني (4) فقد بلغت (3.13 كم^2) ، يلاحظ الجدول (6) . هذا وترتبط كثافة أعداد المجاري المائية من حيث تطورها وتغير قيمتها بما يطرأ على أعداد المجاري المائية أو مساحة التصريف من تغيرات عبر مراحل تطور شبكة المجاري المائية .

هذا وقد تتفاوت كثافة أعداد المجاري أو ترتفع من موسم إلى آخر ، إذ تؤدي عملية تشكيل المسبلات عقب سقوط الأمطار التي تشهد لها المناطق المكشوفة الجراء إلى ارتفاع كثافة أعداد المجاري المائية والفوائل في زيادة أعداد الأودية لذا تم تطبيق معادلة الكثافة العددية على حوض وادي ترجيل وفق المعادلة (13) وتبين إن القيم تقارب من بعضها البعض إذ بلغت في حوض وادي ترجيل الرئيس (5.55 كم^2) في 5.55 كم^2 أما بالنسبة للأحواض الثانوية فقد وصلت الكثافة التصريفية العددية بنسب متقاربة حيث وصلت بين ($5.13 - 5.85 \text{ كم}^2$) في 5.13 كم^2 ، وهنا يمكن القول أن معيار الكثافة التصريفية العددية تعطي صورة واضحة عن عدد المجاري المائية في وحدة المساحة كم^2 وهي كثافة مرتفعة ومجاري مائية مزدحمة في وحدة مساحية تعادل كم^2 وهذا يعود إلى ضعف مقاومة البنية الصخرية التي مكنت المياه من تشكيل المجاري بهذا العدد وهي دلالة على شدة التقطيع المائي في المنطقة .

ولتحديد شدة تقطيع الحوض وتطور الشبكات النهرية المائية ولتحديد المرحلة الجيومورفولوجية التي وصلتها الشبكات التصريفية في الأحواض من خلال دورة التعرية والحت المائي ، فقد تم تطبيق معدل النسيج الطبوغرافي من خلال المعادلة (14) ، فتضح أن حوض ترجيل الكلي بلغ معدل نسيجه الطبوغرافي ($3.63 - 8.95 \text{ كم}^2$) أي أنه متوسط ، إذ يتراوح في الأحواض الثانوية بين (15.09 كم^2) والسبب في ذلك يعود إلى الطبيعة الصخرية ودرجة المسامية والنفاذية للصخور . ولمعرفة متوسط الوحدة المساحية اللازمة لتنمية الوحدة الطولية (كم) في مجرى شبكة التصريف ، وبتطبيق معادلة معدل بقاء المجرى (15) يتبيّن لنا أن معدل

البقاء في حوض وادي ترجیل الرئيس بلغ (0.32) أما الأحواض الثانوية فقد كانت معدلاتها متقاربة من الحوض الكلي ، يلاحظ الجدول (6) اذ يظهر من خلاله أن معدلات البقاء كانت متوسطة وقليلة وهذا يعطي دليلاً على ابتعاد المجرى بعضها عن البعض الآخر ، وأرتباط معدل البقاء بالمرحلة الحتية وتقلص المساحات الفاصلة بين الأحواض . ويعود سبب انخفاض معدل البقاء ايضاً إلى عامل التضرس وقلة النبات الطبيعي في المنطقة .

الجدول (6) خصائص الشبكة النهرية لحوض وادي ترجیل واحواضه الثانوية

معدل بقاء المجرى	معدل النسج الطبوغرافي	كثافة التصريف العددية	كثافة التصريف الطولية كم/كم 2	الاحواض
0.32	15.09	5.55	3.09	حوض ترجیل الرئيس
0.31	8.95	5.39	3.40	حوض (1)
0.34	7.73	5.33	2.97	حوض (2)
0.31	6.15	5.85	3.19	حوض (3)
0.32	3.63	5.14	3.13	حوض (4)

المصدر :- من عمل الباحثة .

التحليل المورفولوجي لحوض وادي ترجیل

تمثل الأشكال الأرضية في جميع المناطق انعكاساً للظروف والعوامل الطبيعية السائدة فيها كالبنية الجيولوجية ونوعية الصخور والتتابع الطبقي والمناخ السائد للمنطقة كل . وقد تم التعرف على الخصائص الطبيعية للمنطقة ومدى تأثيرها على الأشكال الأرضية فيها ، وتركز الدراسات الجيومورفولوجية المعاصرة على كيفية حدوث العمليات الجيومورفولوجية لعملها ، اذ لا يمكن التعرف على المظاهر التضاريسية من دون معرفة ميكانيكية العملية التي أثرت فيه والتي أدت إلى ظهوره بالشكل الذي هو عليه ، ولتوسيع أهم الأشكال الأرضية في منطقة الدراسة حسب أصل العملية التي أدت إلى تكوينها وجعلتها بالصورة التي هي عليها في الوقت الحاضر ، تم تفسير المظاهر الجيومورفولوجية في حوض وادي ترجیل من

خلال جانبين الاول المسح الميداني من خلال تسقيط شبكة من المربعات تغطي منطقة الدراسة والوصول إليها ميدانيا وتحديد الاشكال التي يضمها كل مربع فتراوحت مساحة المربعات من (2.415 كم²) وهو الأصغر إلى (9 كم²) للمربع المتكامل الأضلاع ، يلاحظ الملحق (2) * ، والثاني الاعتماد على المرئيات الفضائية للقمر الصناعي (WORLD VIEW 3) وذلك لدقته العالية وقدرته على التمييز المكاني (0.31*0.31) للمناطق التي صعب الوصول إليها وتبين أن الأشكال تعود إلى العمليات المورفوتكتونية والعمليات المورفومناحية وأخيراً أشكال تغيرت بفعل تأثير العامل البشري ، وهي كما يأتي :-

1- العمليات المورفوتكتونية والأشكال الناتجة عنها :-

تعد من العمليات الجيومورفولوجية الداخلية التي تتكون في باطن الأرض وتظهر آثار تلك العمليات على سطح الأرض إذ أنها تربط بين العمليات البنائية والتركيبية التي حدثت عبر الأزمنة وما يرافقها من ظواهر تكونت بفعل عمليات الضغط والشد وطبيعة الصخور في منطقة الدراسة وتختلف في سرعة حدوثها وآثارها الجيومورفولوجية كون المنطقة تقع ضمن قطاع الطيات الواطئة ذات الميل وأتجاه غربي ، جنوي غرب فضلاً عن تأثير الفوالق والتراكيب الخطية إذ يتبيّن تأثيرها من خلال تشكيل الفوائل وفي تغيير مسارات الشبكة المائية ومن أهم تلك الأشكال الأرضية ما يأتي :-

أ/ **الهضاب** :- تعرّف الهضاب على أنها شكل من الأشكال الرئيسية لتصارييس الأرض، وهي عبارة عن أرض مرتفعة ومسطحة يحيط بها جانب منحدر أو أكثر و تكون أعلى بكثير من المناطق المحيطة به ، وتمتاز بطبقاتها الأفقية والتي أنكشفت في أجزاء من هذه الهضاب بفعل نشاط عملية التعرية والحمل المائي الأخدودي في التكوينات الهشة ، هذا وتشكل الهضاب نتيجةً لقوى الطبيعية المتمثلة بالعمليات التكتونية ، تتوّزع في شمال وشمال شرق الحوض، تلاحظ الصورة (5 أب).

ب/ الكويستا :- وهي مصطلح عام يطلق على طبقة صخرية تحدّر بدرجة ميل معينة قد تصل إلى (45) ترجع نشأتها إلى الاختلاف في صلابة التكوينات الصخرية ونظام بنائها إذ تكون في المناطق الصخرية المائلة وغير المتجانسة المؤلفة من صخور متعاقبة مع صخور هشة لها جرف صخري شديد الأنحدار مدبي القمة يدعى السفح الأمامي كما تحتوي على سفح طويل أقل انحداراً من الأول يدعى السفح الخلفي ⁽¹³⁾ الذي يتصف بالاستقامة وبشكل خطوط متوازية على اطراف الحافات للطيات المحدبة وتتوارد في الطيات التي تكون من تعاقب صخور طينية صلبة وصخور رملية كلسية تأثرت بفعل حركة الرفع التكتونية ، وتتوزع بمحاذات المنطقة المتأثرة بالفالق الاندفاعي، تلاحظ الصورة (6) .

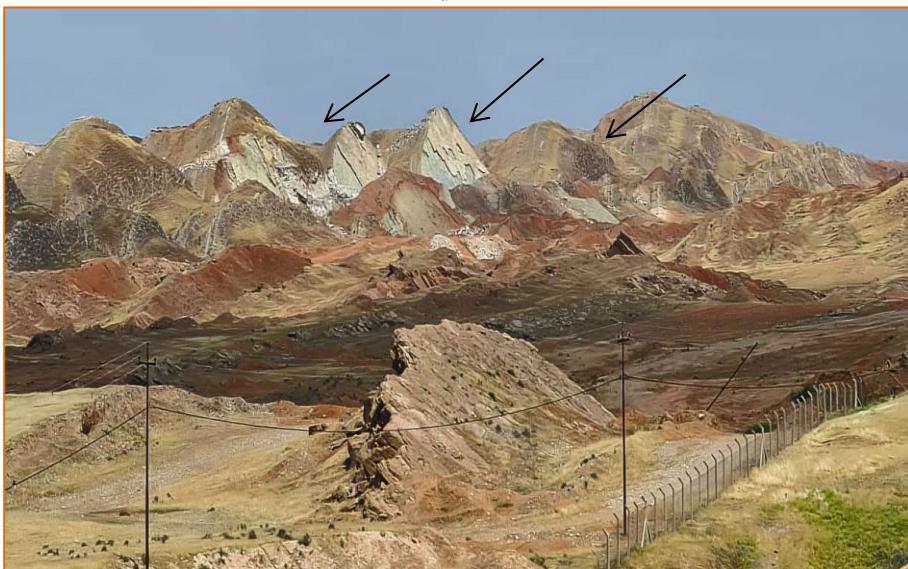
الصورة (5، أ/ ب) صور لبعض الهضاب في وادي ترجيل



المصدر : الدراسة الميدانية بتاريخ 25/5/2024

الموقع: 3927880 N. 467548 E- و 3925598 N. 457561 E-

الصورة (6) الكويستا في حوض وادي ترجليل

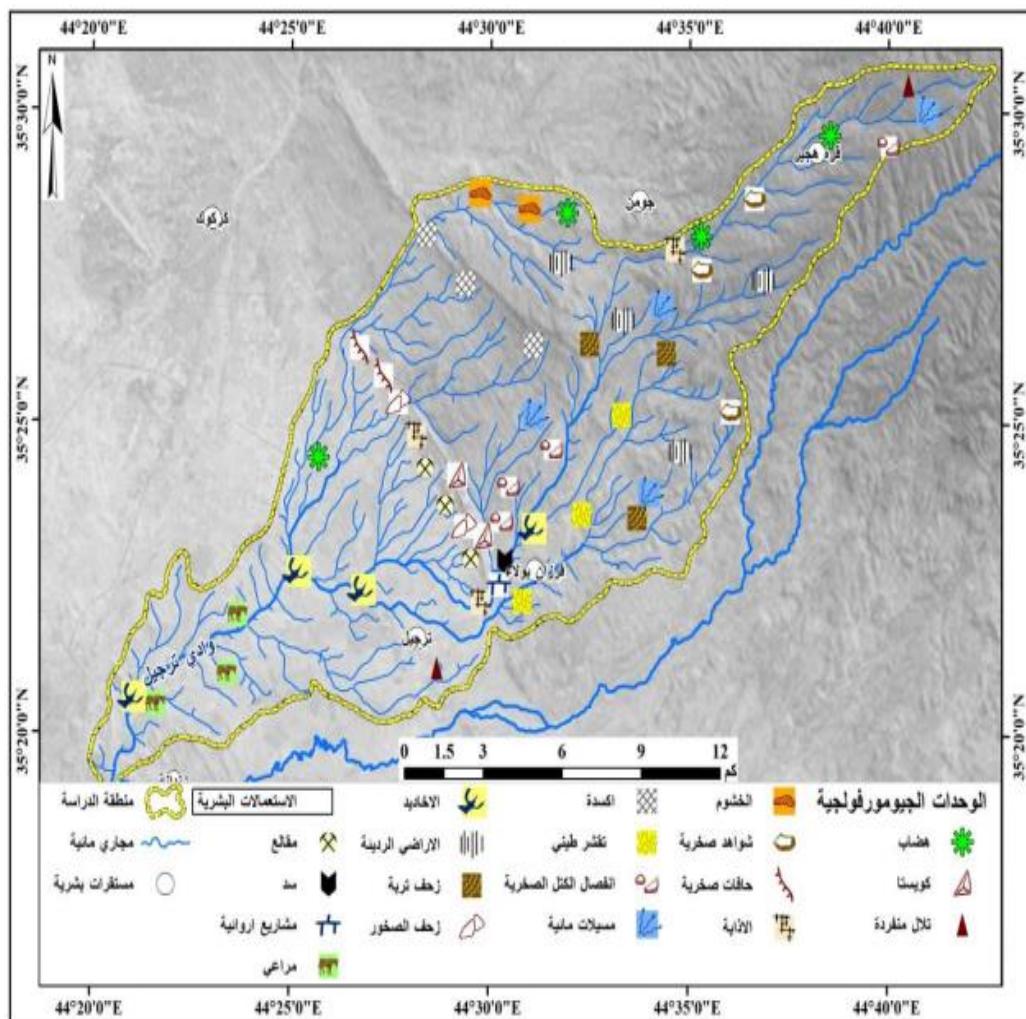


المصدر : الدراسة الميدانية بتاريخ 2024/ 5/27

الموقع : 3916006 N. 454368 E-

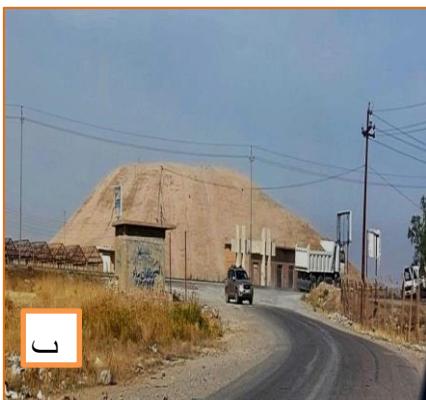
ج/ التلال المنفردة :- وهي تلال قبابية أو مدببة وتبين شدة انحدارها من تل آخر إلا إن أغلبها ذات سفح شديدة الإنحدار ، تنتشر بين السهول الموزعة ضمن منطقة الحوض ، إن المشكل الأساسي لها هي الحركات البنائية الأصلية وأخذت شكلها الحالي نتيجة إزالة الجزء الأكبر من السطح الصخري بفعل النحت المائي والريحي ، وتتوزع في شمال شرق منطقة الدراسة وجنوبها نلاحظ الخريطة (8) ، وتلاحظ الصورة (7،أ/ ب) .

الخريطة (٨) توزيع الأشكال الجيومورفولوجى والاستخدام البشري ضمن حوض وادى ترجليل



المصدر :-الدراسة الميدانية و المرئيات الفضائية للقمر الصناعي (WORLD VIEW 3) وأستخدام برنامج ARC GIS

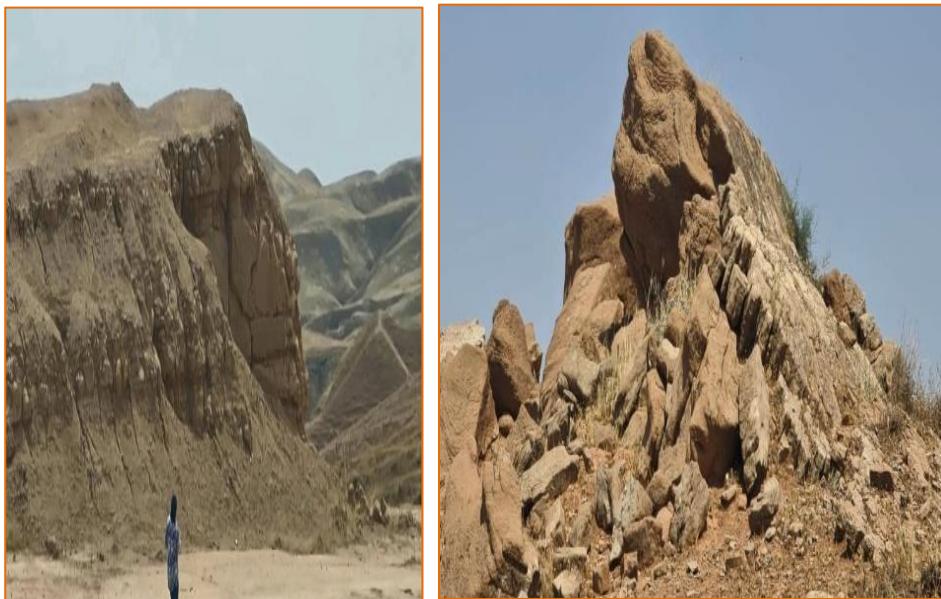
صورة (7، أ/ب) التلال المنفردة في حوض وادي ترجيل



المصدر : الدراسة الميدانية بتاريخ 2024/5/25
الموقع : E- 3929372 N. 3912098 N. 452581

د- الخشوم : - تعرف بأنها قمم أو حافات من متبقيات الكويستا وما يجاورها ويرتبط شكل الخشوم بمدى تأثيرها بعمليات التعرية المائية والهوائية العرضية التي تحفر وتعمق الحافات الصخرية ، وتسمى الأجزاء المرتفعة المتبقية منها (Noses) في حيث تسمى الأجزاء السفلية منها (Grabes) وإن شكل الخشوم وتوزيعها يعتمد على الحركات التكتونية ونوعية التكوينات الصخرية ومدى استجابة الصخور لها⁽¹⁴⁾. فالظاهرة التي تقع ضمن الوادي ذات سطوح حتية وتعروية قديمة تمتاز بتباين أرتفاعها وتجزء أقسام منها إلى كتل صخرية قريبة نتيجة تأثيرها بالظروف المحيطة بها . تتوزع الظاهرة شمال منطقة الدراسة ، تلاحظ الصورة (8 أ/ب) .

الصورة (8أ/ب) ظاهرة الخشوم ضمن حوض ترجیل



المصدر : الدراسة الميدانية بتاريخ 5/27/204
الموقع : 3925706 N. 456121 E. 3926172 N. 454247 E-

هـ - **الشواهد الصخرية** : - هو تل منعزل عمودي الجوانب وتمثل مرحلة متقدمة من الهضبيات ، نتيجة لتأكل الصخور السفلية الهشة ، ما يُعرض الصخور الصلبة التي تعلوها للانهيار . وتميز هذه الشواهد بتراكم مخاريط الهشيم عند أقدامها مما قد يحميها ولو مؤقتاً من أثر عوامل التعرية التي تقوم بنحتها وتراجعها خلال فترة من الزمن ، وتتوزع غرب منطقة الدراسة ، تلاحظ الصورة (9أ/ب) .

الصورة (8 أ/ب) ظاهرة الشواهد الصخرية ضمن حوض ترجيل



المصدر : الدراسة الميدانية بتاريخ 2024 /5/26

الموقع :- 3923896N. 462666E و 3926005 N. 464669 E

و- **الحافات الصخرية** :- هي سطوح ذات انحدارات شديدة تزيد عن (40%) ترتبط نشأتها وتطورها بنظام الطبقات الصخرية الأفقية وتركيبها الصخري المتعاقب بين طبقات صخرية صلبة في الأعلى وطبقات صخرية فاتاتية هشة في الأسفل وكذلك بعوامل التعرية المتمثلة بالحت الرأسي والجانبي للمياه الجارية والحت الريحي وعمليات تكسير الصخور وتساقطها على المنحدرات⁽¹⁵⁾. وتعد الحافات الصخرية من المظاهر الواضحة في منطقة الدراسة وتمتد على جوانب بطون الأودية لاسيما في المناطق التي تعاني من حت جانبي في مناطق الالتواءات في المجرى الرئيسي للوادي ، إذ تقوم المياه الجارية في موسم الامطار بحث جدران الوادي عن طريق

التعریة الجانبیة مما یؤدی إلى تراجع الحافات الصخریة وزيادة حدة انحدارها ، توجد في شمال غرب منطقه الدراسة ، تلاحظ الصورة (9) .

صورة (9) الحافات الصخریة ضمن حوض وادي ترجلی



المصدر : الدراسة المیدانیة بتاريخ 2024/5/25

الموقع : 3921611 N. 449667 E-

2- العمليات المورفوناخية والأشكال الناتجة عنها :-

تتعدد العمليات الجيومورفولوجیة من خلال الاختلاف في التباين المناخي في منطقه ما عن طريق العلاقات المتبادلہ بين العمليه المورفوناخية وعناصر المناخ ويشمل دور المناخ في تحديد خصائص هذه العمليات من حيث النوع ، المعدل والتكرار والتركيز ، ولا يمكن تفسیر تطور الأرض بمعزل عن الظروف المناخية القديمة والسائلة . فتمثل العمليات المورفوناخية التغيرات الكيميائیة والميكانيکية جمیعها التي تظهر آثارها في تھیئة مواد سطح الأرض لعمليات جيومورفولوجیة لاحقة والتي یكون لها دور مهم في تحویر سطح الأرض بصورة عامة ، ويمكن تفصیل تلك العمليات كما یأتي :-

أولاً : التجوية :- أ/ التجوية الكيميائية :-

تعمل التجوية الكيميائية على تفكك وأذابة الصخور ومعادنها أو تحولها من معادن صلبة إلى معادن أخرى أقل صلابة وتماسكاً ، والتي تحول تدريجياً إلى رواسب مفتة أو رواسب كيميائية تنتقل بسهولة عن طريق الماء وتعد أكثر انتشاراً وأكثر فعالية في تحطيم الصخور ، أي بمعنى إنها تحل الصخور وتحول بعض من مكوناتها المعدنية إلى معادن أخرى تختلف من حيث الشكل والتركيب عن حالتها الأصلية⁽¹⁶⁾ . إن مكونات الغلاف الجوي (الأوكسجين وثاني أوكسيد الكاربون وبخار الماء) لها تأثيراً كيميائياً من الناحية الجيومورفولوجية على الصخور إذ لكل منها تأثيره ، إذ تمثل الوسط الطبيعي المهم الذي تتم فيه التفاعلات الكيميائية (الاكسدة ، الكربنة ، التحلل والتميؤ) مع وجود درجات الحرارة وبسبب هذا التفاعل تتكون أشكالاً جيومورفولوجية .

وهناك عدة عمليات تتم بواسطتها التجوية الكيميائية :-

1- عملية الذوبان :- وتمثل المرحلة الأولى من التجوية الكيميائية والتي تتم من خلال جريان الماء أو خلال احاطة الماء بذرات الصخور على شكل غشاء رقيق فتؤثر على المعادن القابلة للتغير والتحول كما إنها تؤثر في نتائج التجوية في مرحلة لاحقة عن طريق ثقب التجوية والمفتتات الصخرية وغيرها ، و تؤدي إلى زيادة الفراغات بين جزيئات الصخر أو توسيعها ، وتترك المواد غير القابلة للذوبان في شكل مخلفات تجوية ، ولأن التكاوين الصخرية للمنطقة مختلفة الصلابة فنلاحظ تأثير فعل الذوبان على مكونات الوادي لاسيما ضمن التكاوين التي تندمج فيها المكونات الطينية والحساوية ، وتتوزع شمال وجنوب الحوض ، تلاحظ الصورة (10 أ ، ب، ج) .

الصورة (10 أ/ب /ج) توضح تأثیر الاذابة وخلق الفجوات ضمن حوض وادی ترجیل

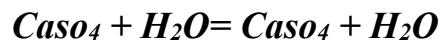


المصدر :- الدراسة الميدانية بتاريخ 26/5/2024

الموقع :- 3924484 N. 461655 E- و 3924484 N. 461655 E-

1- عملية التميؤ: - وفيها يصبح فيها الماء من ضمن مكونات المعدن الجديد عن طريق اتحاد الماء بأحد المعادن التي يتكون منها الصخر، وينشأ من هذا الاتحاد معدن أضعف تمسكاً من المعدن الأصلي، يؤدي إلى تقليل صلابة الصخور وزيادة حجم المادة الأصلية للصخور في الغالب، ونتيجة لهذه الزيادة تتمدد الاغشية الخارجية للأسطح الصخرية مع بقاء حجم الكتلة الداخلية ثابتاً، ويحدث انفصال هذه الاغشية على شكل قشور ، وإن عملية التحول تكون سريعة اذا كانت الطبقات الصخرية ذات ميل عالي ، فضلاً

عن كثافة الفوائل والشقوق لتسهيل عملية دوران المياه خلالها وتنتج عن هذه العملية زيادة كبيرة في حجم الصخور وتحدث ضمن المعادلة الآتية:-



3- عملية الأكسدة: - تحدث هذه العملية في وجود الحرارة المرتفعة والرطوبة ووجود المعادن القابلة للأكسدة ومن هذه المعادن معدن البايريت وهو كبريتيد الحديد ، إذ تحدث عند اتحاد الاوكسجين الجوي مع المعادن في الصخور عندها تغير خصائص الصخور الاصلية فتحول الى صخور أقل صلابة وقليلة المقاومة للعمليات الجيومورفولوجية ، ومنطقة البحث توجد الكثير من الصخور التي تأكسدت نتيجة توفر عنصر الحديد في تركيبها الكيميائي ، تلاحظ الصورة (11).

صورة (11) توضح عملية الأكسدة في صخور حوض وادي ترجيل



المصدر :- الدراسة الميدانية بتاريخ 26/5/2024

الموقع :- 3923494 N. 453695 E-

4- عملية الكربنة :- هي عملية تحويل بعض المعادن الصخرية مثل الصودا والجير وغيرها من الاكاسيد القاعدية الى كربونات بواسطه حامض الكربونيك في الماء ، اذ تكون هذه الصخور ذا قابلية عالية للإذابة بواسطه المياه وان ما تذيبه تحوله الى المياه السطحية او تتغلل للمياه الجوفية تؤدي الى اثار واضحة في

السطح أو في باطن الصخور⁽¹⁷⁾ ، إذ ان حامض الكربونيك يعذ ذو تأثير على الصخور الكلسية لتكوين بيکاربونات الكالسيوم التي تكون ذات قابلية على الذوبان وينتج عن ذلك تحول الصخور الجیرية الصلبة المتماسكة الى صخور تکثر فيها الشقوق مما يؤدى الى انهيارها .

ب/ التجویة الفیزیائیة (المیکانیکیة) :-

وهي تعمل على تفکک الصخر الى أحجام أصغر وتضاريس قليلة بالدرج ، دون حدوث أي تغيير في خصائص وصفات المعادن الأصلية المكونة للصخر ويتم بعدة طرق منها (الاشعاع الشمسي) وبالطرق المیکانیکیة (التمدد والانکماش)⁽¹⁸⁾ ، كما تلعب التجویة الفیزیائیة دور مهم في زيادة المساحة السطحية للفتات الصخري الناتج عن تکسر الصخرة الأصلية مما يزيد من فرصة تأثرها بعمليات التعریة . أما العمليات المرتبطة بالتجویة الفیزیائیة (المیکانیکیة) تتمثل فيما يلي :-

1- التجویة بفعل الحرارة الإشعاعیة :- إن التغير في درجات الحرارة ينجم عنه التمدد والتكلس في الصخور مما يعذ على تفکک الصخور المكونة من معادن مختلفة نتيجة للتمدد والانکماش ، ويحدث نسبة للتغير الكبير في درجات الحرارة إذ إن ارتفاع درجات الحرارة تؤدي الى تمدد الصخور في ساعات النهار ويحدث العكس في الليل (تكلس الصخور) ، وبما أن درجات الحرارة متغيرة أيضاً بين فصلي الصيف والشتاء إذ تصل إلى (44.1) في شهر تموز و (5.2) في شهر كانون الثاني ، الجدول (1) ، فهذا يؤدى الى تکسر الصخور لاسیما في الأجزاء العلیا دون الأجزاء السفلی على شكل اشرطة متوازية أو تقشیر صفائحی أفقی هذا التباين يحدث تفکک في الصخور الموجودة في منطقة الدراسة ويتمثل في أجزاء مختلفة في وسط حوض الوادی ، تلاحظ الصورة (12أ/ب/ج).

الصورة (12أ/ب/ج) تكسر وتفشر الصخور ضمن حوض وادي ترجيل



المصدر : -الدراسة الميدانية بتاريخ 2024/5/27

الموقع: - 3919597 N. 459600 E.

2- التجوية بفعل الصقيع :- يعد الصقيع من أهم عوامل التجوية الفيزياوية وأكثر هذه العوامل تأثيراً اذ تعتمد على توفير المياه وأنخفاض درجة الحرارة وكثافة الشفقوق والفواصل ، ففي الليل خلال الفصل البارد نتيجة لسقوط الامطار وأنخفاض الحرارة الى ما دون درجة الصفر وتتوفر الرطوبة ، تجمد المياه في داخل الشفقوق والفواصل ومناطق اسطح التقطق ، مما يؤدي الى اضعاف تماسك الصخر ، نتيجة الى الزيادة في حجم المياه خلال التجمد الذي يصل الى (9%) من حجمه الأصلي نلاحظ نتائج تلك العمليات تنشر في مناطق كثيرة من منطقة الدراسة لاسيما في وسط حوض ترجيل عند المناطق المحيطة بسد شيرين ، تلاحظ الصور (13أ/ب) .

الصورة (13أ/ب) انفصال الكتل الصخرية بتأثير فعل الصقیع على صخور الحوض



المصدر : - الدراسة المیدانیة بتاريخ 26/5/2024

الموقع : 3917471 N. 455311 N. 469766 E- 3927559

3- التجوية بفعل الاملاح : - وهي عملية ناتجة عن تبلور الاملاح المذابة في الفراغات المسامية والكسور بحيث تؤدي إلى تبخّر المياه الذائبة وتركز الاملاح التي يمكنها الوصول إلى كسور الصخور والمسام في المحاليل الملحيّة مما يولد نمو بلورات الملح (ضغط التبلور) نتيجة للضغط الداخليّة ، التي يمكن أن تؤدي إلى التفكّك الحبيبي للصخور ذات المادة اللاحمّة نتيجة لالتساع فتجبرها على الانفصال ، كما أن هذه العملية تعتمد على مدى توفر مياه مالحة (مياه جوفية، مياه الري التي تتسرب إلى أعماق التربة المسامية أو المكونات التي يتضمنها الصخر نفسه) ، وبذلك تكون الاملاح قد ادت إلى زيادة المفاصل الصخرية وتفكيكها. تكثر الآثار الناتجة عن تلك العملية في الأجزاء القريبة من سد شيرين والمشاريع الاروائية المقامة ضمن الحوض ، تلاحظ الصور (14أ/ب) .

صورة (14أ/ب) توضح تأثير الاملاح على صخور منطقة الدراسة



المصدر: الدراسة الميدانية بتاريخ 25/5/2024

الموقع : 3918579 N. 456950 E-

4- التجوية بفعل الترطيب والتجفيف :-

طريقة يظهر معها سطح الطبقة على شكل خلية أو مدلكات ، فعندما تمتلئ هذه الشقوق برواسب جديدة غير الطين نتيجة لترسب طبقات فوقها فأنها تحافظ على هذا الشكل فتحدث ما يسمى بالتشققات الطينية ويكون الترطيب والتجفيف خلال موسم الامطار ذا تأثير على العديد من الصخور

لاسيما منها الطينية إذ ما تكرر ترطيبها وجفافها وإن زيادة نسبة الاملاح في الطين تؤدي إلى تحدب سطح الكتل الطينية القائمة بين هذه التشققات وتكتسيس جزيئات الطين بالقرب من تلك الكتل ، تنتشر تلك الاشكال في الاجزاء الشمالية الشرقية من حوض وادي ترجيل ، تلاحظ الصورة (15).

صورة (15) توضح فعل التجویة المیکانیکیة بفعل الترطیب والتجفیف للطبقة الطینیة من تکوین
بای حسن



المصدر :- الدراسة المیدانیة بتاريخ

الموقع :- 3916436 E. 455062 E-

ج/ التجویة الحیویة :-

التجویة الحیویة في المنطقة تنقسم الى قسمین (فیزیائی وکیمیائی) ، الفیزیائیة تتم بواسطه الحیوانات التي تحفر التربة وتخلطها وتترك فراغ فيها كما تتم بواسطه النباتات اذ ان الكثیر من النباتات تعمل على تفتيت وتكسير الصخور التي تنمو فيها بواسطه الجذور ، وبصورة عامه التجویة الفیزیاویة بأنواعها تعمل على اتساع المساحة الصخریة وتهیئتها لعمليات التجویة الحیویة والکیمیاویة ، تلاحظ الصورة (16أ/ب) .

الصورة (16 أ/ب) توضح تأثير التجوية بفعل الحيوانات البرية في حوض وادي ترجيل



المصدر: الدراسة الميدانية بتاريخ 2024/5/27

ثانياً:- التعرية :-

تعمل التعرية على ازاحة مواد سطح الارض القابلة للنقل بعملية ميكانيكية من مكان الى اخر ، تعد المياه السطحية و الرياح من أهم عمليات التعرية الجيومورفولوجية في الحوض ، لأنها تؤدي الى تفتيت الصخور ونقل المواد المفتتة من أماكنها الاصلية الى أماكن بعيدة قبل ان تقوم بترسيبها في أحواض الترسيب ، وان عملية التعرية تختلف من مكان لآخر وفق ضوابط محددة منها طبيعة التكوينات الصخرية ونوع القوى المسببة للتعرية المياه والرياح وطبيعة الانحدار هذا وإن الغالب الأعم في التأثير على صخور المنطقة هي التعرية المائية والتي يمكن تحديدها كالتالي :-

أ/ تعرية المسيلات المائية :- تكون التعرية السيلية من أحاديد عشوائية عندما تبدأ الامطار الغزيرة في السقوط ، اذ ان الجريان يتحول الى جريان مركز على شكل شبكة دقيقة من المسيلات المائية التي تكون متصلة مع بعضها ، وبعد

ذلك يتحول شكل الجريان في القنوات الى أشرطة ذات جريان مضطرب قدرتها كبيرة على احداث تعریة تنتقل فيها الرواسب الى اسفل المنحدرات . ان هذا النوع من التعریة يوجد بالقرب من المنحدرات العالية متمثلة بالمرتبة الاولى والثانية والتي تمتاز هذه المناطق بنوعية تربة طینیة غرینیة الى طینیة ناعمة التي تستطیع المخاری المائیة من شقها ، وتنتشر هذه الظاهره بالقرب من منابع الاحواض النهریة ، تلاحظ الصورة (17 أ/ب/ج).

صورة (17 أ/ب/ج) توضح تعریة المسیلات المائیة في حوض وادی ترجیل



المصدر:-الدراسة المیدانیة بتاريخ 25-26 / 5/ 2024
الموقع :- نقاط متعددة داخل الحوض

ب- التعريه الاخدودية : - تحول المسيلات المائية إلى أخدود عندما تبدأ بتعقيم وتوسيع مجاريها خلال الحت الرأسي والجانبي إذ تقوم هذه التعريه بحفر وتنطع الارض فيظهر أحياناً على شكل حرف (V) وأحياناً أخرى على شكل حرف (U) وتكون أعمق في المسيلات ذات نشاط تعروي مخرب عند أزالة الغطاء النباتي ، يتأثر حوض وادي ترجيل بالتعريه الاخدودية وتمتاز بتباينها فنجد أخدود ضحلة متأثرة بالتركيب الصخري وشدة التساقط المطري وقلة النبات الطبيعي وبعضها متأثرة بهشاشة الصخور وقلة صلابتها مما خلق مجاري مائية متعددة ، فعندما تكون عملية النحت الجانبي أكبر من عمليات النحت الرأسي وتجري فوق صخور ذات مقاومة ضعيفة تأخذ الحرف (U) ، تلاحظ الصورة (18/أ) ، (*هذا المنطقة متأثرة بالفالق الكبير الذي يقطع حوض الوادي نصفين مما جعل طبقاته الصخرية بوضع قائم ساعد على تأكل الجانب المеш من الطبقات الصخرية وترك الطبقات الاكثر صلابة). هذا بينما إذا كانت الصخور متوسطة إلى شديدة فإنها تأخذ حرف (V) أي يكون التعمق رأسياً أي أكبر من النحت الجانبي ، تلاحظ الصورة (18/ب) .

الصورة (18أ/ب) توضح التعرية الأخدودية بأختلاف التطبيق ضمن حوض وادي ترجل



المصدر: - الدراسة

الميدانية بتاريخ 25-5-2024

الموقع: 3922827 N. 461160 E-

ج- **الأراضي الرديئة** :- وتمثل بالمناطق ذات التضاريس الوعرة والتي تتسم بتآكل شديد وتقعات حادة وأخدود وشقوق عميقه تجعل التنقل فيها صعباً وهي ناتجة عن تعرية عالية بسبب الامطار الغزيرة والرياح مما يكون الغطاء النباتي فيها

ج- **الأراضي الرديئة** :- وتمثل بالمناطق ذات التضاريس الوعرة والتي تتسم بتآكل شديد وتقعات حادة وأخدود وشقوق عميقه تجعل التنقل فيها صعباً وهي ناتجة عن تعرية عالية بسبب الامطار الغزيرة والرياح مما يكون الغطاء النباتي فيها معدوماً أو نادراً ففي منطقة الدراسة لا يتواجد فيها غير الاعشاب الموسمية القصيرة ، غالباً ما تكون صخورها ضعيفة غير مقاومة للتعرية ، تنتشر تلك الارضي في منطقة الدراسة في مناطق متعددة لاسيما شمال وشرق المنطقة ، تلاحظ الصورة (19أ/ب)

صورة (19) الاراضي الرديئة في حوض وادي ترجیل



المصدر :- الدراسة الميدانية بتاريخ 25/5/2025
الموقع :- 3918489 N. 461838 E و 3923569 N. 465013 E

2- العمليات المورفوديناميكية والأشكال الناتجة عنها :-

و تتمثل هذه العمليات بحركة المواد من تربة وكتل صخرية ناتجة تشبعها بالمياه ، فضلاً عن طبيعة الانحدار فهي تتحرك من أعلى المنحدرات إلى أسفله تبعاً لتأثير الجاذبية الأرضية التي تؤدي إلى نقلها أسفل المنطقة الأقل انحداراً . إن الجاذبية الأرضية هي القوة الديناميكية للتفاعل بين حركة مواد سطح الأرض والعمليات

الجيومورفولوجية والأشكال الناتجة عنها ، وان حركة المواد السطحية مهمة في تشكيل السمات السطحية للأرض ، وتشمل حركة الكتل الصخرية المتساقطة والشظايا والتربة الناتجة عن تأثير التجوية (الفيزيائية والكيميائية) إن هذه العملية تعد من العمليات الشائعة في منطقة الدراسة كظاهرة جيومورفولوجية وهي على نوعين

-:

أ- عملية زحف التربة:-

تمثل أحد أنواع الحركات البطيئة لمواد سطح الأرض التي تحدث في الطبقات العليا للصخور أو طبقات التربة تحت تأثير اجهادات القص والجانبية والمياه ، وظاهر آثاره المتمثلة في الميل ، ومحنيات اعمدة السياج، والأشجار على المنحدرات المائلة ، وظاهر في اجزاء كبيرة من منطقة الدراسة بسبب ضعف انحدار الطبقات في الودية واستواء السطح ، مما يؤدي الى استقرار التربسات عند قدمات المنحدر هذا وان زحف التربة لا يقتصر على مناطق المنحدرات والمائلة انما تشمل الاراضي ذات الانحدار البسيط معتمدة على أصل التكوين ونوع التربة .

ب- زحف الصخور:-

هي عملية زحف الصخور بمفردها دون احتلاطها بالرواسب والمواد الاخرى، اذ تد حركة بطيئة جداً يصعب ملاحظتها، لكن يمكن التعرف على نتائجها وتحت في المناطق قليلة الانحدار ، وهذه العملية مسؤولة عن نقل معظم الحطام الصخري الذي يتكون على سطح الأرض نتيجة لعمليات (التجوية وתعرية) الى الاماكن الاقل انخفاضاً ، نلاحظ انتشار هذه الحالة في اماكن متعددة من حوض وادي ترجل والسبب يعود الى وجود الفواصل والشقوق في الصخور وكذلك وجود الصقىع ، اذ ان المياه تدخل الى مسام الصخر شتاءً وخلال تعرضها للتجمد وذوبانها في الربيع يؤدي الى تكسيرها وتكون أكثر استجابة للمنحدر فتتقل الى الاسفل ، تلاحظ الصورتان (20أ/ب) .

الصورة (20أ/ب) توضح زحف التربة والزحف الصخري ضمن حوض ترجیل



المصدر :- الدراسة الميدانية بتاريخ 25/5/2024

الموقع : 3916296 N. 453616 E- و 3916534 N. 460204 E-

تحليل تأثير الاستغلال البشري في تغيير مورفولوجية حوض وادي ترجیل
من خلال مسح المنطقة ميدانياً تبين أن التدخل البشري قد غير في مورفولوجية
الحوض بشكل كبير ، إذ عمل على تغيير ملامحه العامة من خلال عدة مركبات
وهي كالتالي :-

1-استخراج الموارد الطبيعية (التعدين) :- أن المنطقة تستغل بقطع بعض من
صخور الجبس لأغراض البناء كما يتم استخدام حوض الوادي كمقالع للحصى
والرمال وهذا يؤدي إلى تعمق القاع وتأكل الضفاف مما غير في مسار مجرى
الوادي ، وإن عدم توازن الرواسب يضعف قدرة الوادي على مقاومة التعرية ، مما
يزيد من سرعة تدفق المياه هذا وإن نقل المواد بواسطة الآلات الثقيلة يؤدي إلى
تمدير الطرق الترابية وتغيير مسارات المياه السطحية ، وإن تغيير مسارات الجريان
السطحی نتيجة الحفر العشوائي أدى إلى حدوث تجويفات وحافات حادة ومنحدرة

جداً غير طبيعية ، وتنشر المقالع في وسط حوض الوادي ، تلاحظ الصور (21 أ/ج/د) .

الصورة (21أ/ب/ج/د) توضح استخدام خامات الحوض لأعمال استخراجية ومدى تأثيرها



المصدر: - الدراسة الميدانية بتاريخ 27/5/2024
الموقع: E- 452912 N. 3916928

2- **بناء السدود والحواجز المائية** :- يقع ضمن منطقة الدراسة سد شيرين والذي تم إقامته في عام 2009 لأغراض الاستفادة الزراعية والسياحة منه إلا إن إقامته له تأثيرات منها تغيير تدفق المياه كون السدود تحكم في كمية وسرعة التدفق مما يؤدي إلى تقليل الجريان الطبيعي للمياه في مجاري الوادي فضلاً عن تباطؤ المياه خلف السد يؤدي إلى انخفاض قدرتها على نقل الرواسب بينما قد تزداد سرعة التدفق بعد السد بسبب ضيق المجرى مما يزيد من عمل التعرية ، هذا التغير في التدفق قد

يؤدي إلى جفاف بعض الأجزاء من المجرى المائي وتدمیر النظام البيئي المرتبط بها . أما بالنسبة للرواسب مثل الرمل والطمي والحصى فأنها تتجمع خلف السد بدلاً من انتقالها بشكل طبيعي مع التيار وهذا التراكم يؤدي إلى أرتفاع قاع البحيرة خلف السد مع مرور الوقت ما يقلل من سعة التخزين ، بالمقابل نقص الرواسب في المناطق الواقعة أسفل السد يؤدي إلى تآكل قاع وصفاف الوادي . وهذا أحدث تغيير في مورفولوجية المجاري المائية بسبب تعمق أو انحراف المجاري عن مساراتها الطبيعية نتيجة لمد القنوات الاروائية التي تستلم وتوزع المياه إلى الاراضي الزراعية مما يخلق تغيرات كبيرة في تضاريس المنطقة الطبيعية ، تلاحظ الصور (22أ / ب) .

صورة (22أ/ب/ج) صور لسد شيرين مع المشاريع الاروائية ضمن حوض وادي ترجلی



المصدر :-الدراسة الميدانية بتاريخ 27/5/2024

الموقع : 3915270 N. 455170 E-

3-البناء والطرق والشبكات الاروائية : - إن إنشاء المباني والطرق يغير من مسارات الجريان السطحي للمياه وإن مد الطرق قد يقطع تدفق المياه ويغير من اتجاهها ويعمل تغيير كلي لمورفولوجية الحوض . هذا وإن التغير في مسارات المياه قد يتسبب في تعرية أجزاء من المجرى أو تراكم المياه في مناطق لم تكن معرضة للغمر مسبقاً ، كما إن ردم أو تصنيف أجزاء من المجاري المائية يدمر التكوينات الجيولوجية لاسيما منها التي تكثر فيها الحصى والرمل وهي جزء من تكوينات منطقة الدراسة ، فضلاً عن إن بناء الانشاءات والطرق وبعض القنطر بدون مراعاة اتجاهات التصريف الطبيعي يؤدي إلى تأكل الطرق مستقبلاً . هذا وتتوزع في منطقة الدراسة ثلاثة قرى أساسية هي قرية (ترجيل) وهي تتمركز في وسط الوادي وأكبرها وقرية أخرى شمال شرق الحوض تتمثل بقرية (قره هنجير) وقرية تتوسط الحوض قرية (خالو بازياني) فضلاً عن شبكة متعددة من الطرق التي تربط منطقة الحوض بمراكيز المدن منها طريق ليلان - كركوك وطريق جيمن - سليمانية فضلاً عن الطرق الترابية غير المعبدة التي تربط قره هنجير بقرية خالو بازياني ، أما بالنسبة للمنشآت فيتوزع في المنطقة الكثير من المعامل الأستخراجية والإنسانية كشركة كركوك للروافد الخرسانية ومعامل تصنيع البلوك ، تلاحظ الصور (23أ/ب/ج/د) .

صورة (23أ / ب / ج / د) تأثير التعرية على الطرق والقنطر فضلاً عن معامل البلوك وقرية

قرى هنجير





المصدر :- الدراسة المیدانية بتاريخ 25/5/2024

الموقع :- نقاط متفرقة ضمن حوض الوادي

4-الرعی الجائز وحرق النبات الطبيعي :- يؤدي الرعي الجائز إلى تدهور الغطاء النباتي عندما تتجاوز أعداد الحيوانات السعة البيئية للمنطقة ذلك إن النباتات تلعب دوراً أساسياً في تثبيت التربة من جذورها ومع اختفاء هذا الغطاء تصبح التربة أكثر عرضة للأنجراف والتعرية ، إذ إن حركة الحيوانات الثقيلة والمتكررة تضغط التربة مما يؤدي إلى تصلبها وفقدانها للتهوية ، وبطبيعة الحال إن الترب المتصلبة تقل قدرتها على امتصاص المياه ما يزيد من الجريان السطحي ويسرع أيضاً من عملية التعرية . مضافاً لها الحرق المتعمد للأعشاب الطبيعية الموسمية من قبل بعض السكان المترقبين في الوادي الذي يقلل من فائدتها الطبيعية لحماية التربة . ويلاحظ تأثير الرعي في حوض وادي ترجيل واضح جداً من خلال خلق مسارات ومدرجات مضغوطة وملساء على منحدرات الوادي في مناطق متعددة من الحوض . تلاحظ الصورة (24/ ج/ ب) .

صورة (24) توضح أثر الرعي على منحدرات الحوض والحرق للأعشاب الموسمية



المصدر: - الدراسة الميدانية بتاريخ 26/5/2024

الموقع: 3911062 N. 441903 E-

الاستنتاجات:

1. إن للخصائص الطبيعية الأثر الواضح في تشكيل المظاهر الجيومورفولوجية في حوض وادی ترجیل.
2. كشفت الدراسة أن معظم الأحواض الثانوية في وادی ترجیل تتخذ الشكل المستطيل ، مما يعكس انتظام جريان المياه على مدى زمني معين.
3. أظهرت الدراسة أن العمليات الجيومورفولوجية المؤثرة في الحوض تشمل التجوية والتعرية، مما أدى إلى نشوء تكوينات صخرية متباعدة.
4. تبين أن التدخل البشري ، وخاصة التعدين وبناء السدود ، قد ساهم بشكل ملحوظ في تغيير معالم الحوض، مما يستدعي مراقبة هذه الأنشطة لتقليل آثارها البيئية .
5. أكدت نتائج البحث أن تقنيات GIS و RS تُعد أدوات أساسية في دراسة الأشكال الجيومورفولوجية، إذ توفر بيانات دقيقة تسهم في التخطيط البيئي والإداري للحوض .

التوصيات:

1. إجراء دراسات مستقبلية حول تأثير التغيرات المناخية على العمليات الجيومورفولوجية في الحوض.
2. ضرورة مراقبة الأنشطة البشرية ، لاسيما التعدين وبناء السدود و المشاريع الاروائية ، للحد من التأثيرات السلبية على بيئة الحوض .
3. تعزيز استخدام تقنيات الاستشعار عن بعد ونظم المعلومات الجغرافية في الدراسات الجيومورفولوجية مع المسح الميداني ، لضمان نتائج أكثر دقة وفاعلية.

4. تبني سياسات للحفاظ على الموارد الطبيعية في وادي ترجيل ، من خلال استخدام أساليب استدامة بيئية تقلل من تأثير التعرية والتجوية.
5. تعزيز المسوحات الميدانية الدورية لدراسة تطور الأشكال الأرضية واستجابة الحوض للمتغيرات البيئية والبشرية .

- (1) فاروجان خاجیک ، سیساکیان ، المسح الجیولوجی العرّاقی ، قسم الجیولوجیا ، سلسلة الخرائط الجیولوجیة للعراّق ، مقیاس 1:250000 ، لوحة کرکوك ، رقم 2-38 - N1 (جي ، أم 9) ، بغداد ، 2014 ، ص22.
- (2) فاروجان خاجیک ، سیساکیان ، سلسلة الخرائط الجیولوجیة للعراّق ، مقیاس 1:250000 ، لوحة کرکوك ، رقم 2-38 - N1 (جي ، أم 9) ، المصدر نفسه ص 24.
- (3) ماجد السيد ولی ، المناخ وعوامل تشكیل سطح الأرض / دراسة في المناخ التطیبی ، مجلة الجمعیة الجغرافیة ، العدد(45) ، 2000 ، ص43.
- (4) اسحق صالح مهدي العکام ، التطور الجیومورفولوجي لمرحمة الشها بي الفیضیة ، أطروحة دکتوراه (غير منشورة) ، كلية الآداب .جامعة بغداد ، 2008.ص20.
- (5) خالد أكبر عبد الله ، الخصائص المورفومتریة لحوض وادی جاكهو وأثرها على استعمالات الأرض ، مجلة جامعة الانبار لعلوم الأنسانیة ، العدد (3) ، 2009 ، ص 51 .
- (6) غزوان سلوم ، حوض وادی قنديل (دراسة مورفومتریة) ، مجلة جامعة دمشق ، المجلد 28 ، العدد 2012 ، ص 401 .
- (7) نیراس عباس یاس الجنابی ، جیومورفولوجیة وھایدرومورفومتریة حوض نهر دیالی فی العراّق بأسستخدام تقنیة GIS ، جامعة بغداد ، كلية التربية أبن رشد للعلوم الإنسانية ، أطروحة دکتوراه ، 2009 ، ص 184 .
- (8) محمود محمد عاشور ، طرق التحلیل المورفومتری لشبکات التصیریف المائي ، كلية الانسانیات للعلوم الاجتماعیة ، جامعة قطر ، مجلة حولیة ، الدوحة ، العدد 9 ، 1986 ، ص 468 .
- Horten .R.E,Erosional Development of streams and their (9)
Drainage Basins. Bulletin of the Geological Society of America
.Vol.56.1945.p.300
- (10) رحیم حمید عبد ثامر العبدان ، الاشكال الارضیة لحوض وادی عامج ، جامعة بغداد ، كلية الآداب ، أطروحة دکتوراه ، 2004 ، ص 146 .
- (11) أردریس علی سلمان الودعاني ، مخاطر السیول فی منطقه جازان جنوب غرب المملکة العرّبية السعودية (منظور جیومورفولوجی) ، مجلة جامعة جازان ، فرع العلوم الإنسانية ، المجلد 3 ، العدد 1 ، 2014 ، ص 39 .

- (12) قصي عبد العزيز أبو راضي ، الاصول العامة في الجيومورفولوجيا (علم دراسة اشكال سطح الارض) ، دار النهضة العربية ، بيروت ، 2004 ، ص 135 .
- (13) حسن سيد أبو العينين ، كوكب الأرض / ظواهر تضاريسية كبرى ، مؤسسة الثقافة الجامعية ، ط 3 ، 1976 ، ص ، 186 .
- *لصعوبة وضع جميع الاشكال والصور التي تم مسحها ميدانياً في داخل البحث وتضمينها ضمن الخريطة الجيومورفولوجية فقد تم استخدام جزء منها لغرض التوضيح وباقى المسح ضمه الملحق (2).
- (14) جاسب كاظم عبد الحسين الجوهر ، الأشكال الأرضية لأحواض الوديان الجافة في منطقة البصيصة باستخدام نظم المعلومات الجغرافية (أطروحة دكتوراه) ، كلية الآداب ، جامعة البصرة ، 2011 ، ص 225 .
- (15) بسمة علي عبد الحسين الجنابي ، التقييم الجيومورفولوجي لمنحدرات سلسلة كاره ، (أطروحة دكتوراه) جامعة بغداد ، كلية التربية أين رشد للعلوم الإنسانية ، 2016 ، ص 159 .
- (16) الراجي، سعد عجیل مبارک ، اساسیات اشكال علم الارض (الجيومورفولوجي)، الطبعة الثانية، منشور الفیحاء للتحضير الطبعاعی، بغداد، 2014 .
- (17) فاتنة ياسين الشعال ، امین طربوش، مبادئ الجيولوجيا (الجيولوجيا الحركية)، جامعة دمشق، كلية الآداب، 2015، ص 356 .
- (18) رقیة احمد محمد ، هالة محمد سعید، اسس علم الجيومورفولوجيا التطبيقية رؤیة معاصرة في المنهج ونمذجة اللاندسكیب، دار رواد المجد، الطبعة الاولی، 2021 .

المصادر :-

1. المسح الجيولوجي العراقي ، قسم الجيولوجيا ، سلسلة الخرائط الجيولوجية للعراق ، مقاييس 1:250000 ، لوحة كركوك ، رقم 2 - N1 (38 - جي ، أم 9) فاروجان حاجيك ، سيساكیان ، بغداد ، 2014 .
2. المسح الجيولوجي العراقي ، قسم الجيولوجيا ، سلسلة الخرائط الجيولوجية للعراق ، مقاييس 1:250000 ، لوحة كركوك ، رقم 2 - N1 (38 - جي ، أم 9) فاروجان حاجيك ، سيساكیان ، المصدر نفسه .
3. ولی، ماجد السيد ، المناخ وعوامل تشكیل سطح الأرض / دراسة في المناخ التطبيقي ، مجلة الجمعیة الجغرافیة، العدد(45) ، 2000 .
4. العکام ، اسحق صالح مهدي ، التطور الجيومورفولوجي لمروحة الشها بي الفیضیة ، أطروحة دکتوراه (غير منشورة) ، كلية الآداب .جامعة بغداد ، 2008.
5. عبد الله ، خالد أكبر ، الخصائص المورفومترية لحوض وادي جاكهو وأنثرها على استعمالات الأرض ، مجلة جامعة الانبار لعلوم الأنسانیة ، العدد (3) ، 2009 .
6. غزویان سلوم ، حوض وادي قنديل (دراسة مورفومتریة) ، مجلة جامعة دمشق ، المجلد 28 ، العدد 2012 .
7. الجنابی ، نبراس عباس یاس ، جيومورفولوجی وهایدرومورفومتریة حوض نهر دیالی فی العراق بأسستخدام تقنیةGIS ، جامعة بغداد ، كلية التربية أبن رشد للعلوم الانسانیة ، أطروحة دکتوراه ، 2009 .
8. عاشور ، محمود محمد ، طرق التحلیل المورفومتری لشبکات التصیریف المائی ، كلیة الانسانیات للعلوم الاجتماعیة ، جامعة قطر ، مجلة حولیة ، الدوحة ، العدد 9 ، 1986 .
9. Horten .R.E,Erosional Development of streams and their Drainage Basins. Bulletin of the Geological Society of America , Vol.56.1945.p.300.
10. العبدان ، رحیم حمید عبد ثامر ، الاشكال الارضیة لحوض وادي عامج ، جامعة بغداد ، كلیة الآداب ، أطروحة دکتوراه ، 2004 ، .

11. الودعاني ، أردريس علي سلمان ، مخاطر السيول في منطقة جازان جنوب غرب المملكة العربية السعودية (منظور جيومورفولوجي) ، مجلة جامعة جازان ، فرع العلوم الإنسانية ، المجلد 3 ، العدد 1 ، 2014 .
12. أبو راضي ، قصي عبد العزيز ، الاصول العامة في الجيومورفولوجيا (علم دراسة اشكال سطح الارض) ، دار النهضة العربية ، بيروت ، 2004 .
13. أبو العينين ، حسن سيد ، كوكب الأرض / ظواهر تضاريسية كبرى ، مؤسسة الثقافة الجامعية ، ط 3 ، 1976 .
14. الجوهر ، جاسب كاظم عبد الحسين ، الأشكال الأرضية لأحواض الوديان الجافة في منطقة البصيرة باستخدام نظم المعلومات الجغرافية (أطروحة دكتوراه) ، كلية الآداب ، جامعة البصرة ، 2011 .
15. الجنابي ، بسمة علي عبد الحسين ، التقييم الجيومورفولوجي لمنحدرات سلسلة كاره ، (أطروحة دكتوراه) جامعة بغداد ، كلية التربية ابن رشد للعلوم الإنسانية ، 2016 .
16. الدراجي، سعد عجيل مبارك ، اسasيات اشكال علم الارض (الجيومورفولوجي)، الطبعة الثانية، منشور الفيحاء للتحضير الطباعي، بغداد، 2014.
17. الشعال ، فاتنة ياسين ، امين طريوش، مبادئ الجيولوجيا (الجيولوجيا الحركية)، جامعة دمشق، كلية الآداب، 2015 .
18. رقية احمد محمد ، هالة محمد سعيد، أسس علم الجيومورفولوجيا التطبيقية رؤية معاصرة في المنهج ونمذجة اللاندسكيب، دار رواد المجد، الطبعة الاولى، 2021.

Sources:

1. Iraqi Geological Survey, Geology Department, Series of Geological Maps of Iraq, Scale 1:250,000, Kirkuk Sheet, No. 2-38-N1 (G, M 9), Varoujan Khajik, Sissakian, Baghdad, 2014.
2. Iraqi Geological Survey, Geology Department, Series of Geological Maps of Iraq, Scale 1:250,000, Kirkuk Sheet, No. 2-38-N1 (G, M 9), Varoujan Khajik, Sissakian, Same Source.
3. Wali, Majid Al-Sayyid, Climate and Factors of Landform Formation: A Study in Applied Climatology, Journal of the Geographical Society, Issue (45), 2000.
4. Al-Akkam, Ishaq Salih Mahdi, The Geomorphological Evolution of the Al-Shahabi Alluvial Fan, Unpublished PhD Thesis, College of Arts, University of Baghdad, 2008.
5. Abdullah, Khaled Akbar, Morphometric Characteristics of the Jakhou Valley Basin and Their Impact on Land Uses, Journal of the University of Anbar for Humanities, Issue (3), 2009.
6. Ghazwan Saloum, Qandil Valley Basin (A Morphometric Study), Damascus University Journal, Vol. 28, Issue 1, 2012.
7. Al-Janabi, Nibras Abbas Yas, Geomorphology and Hydromorphometry of the Diyala River Basin in Iraq Using GIS Technology, PhD Thesis, University of Baghdad, College of Education Ibn Rushd for Humanities, 2009.
8. Ashour, Mahmoud Mohammed, Methods of Morphometric Analysis of Drainage Networks, College of Humanities and Social Sciences, Qatar University, Annual Journal, Doha, Issue 9, 1986.
9. Horton, R.E., Erosional Development of Streams and Their Drainage Basins, Bulletin of the Geological Society of America, Vol. 56, 1945, p. 300.
10. Al-Abdan, Rahim Hameed Abd Thamer, Landforms of the Aamij Valley Basin, PhD Thesis, University of Baghdad, College of Arts, 2004.
11. Al-Wadani, Idris Ali Salman, Flood Risks in the Jazan Region, Southwest Saudi Arabia (A Geomorphological Perspective), Jazan University Journal, Humanities Branch, Vol. 3, Issue 1, 2014.
12. Abu Radi, Qusay Abdulaziz, Fundamentals of Geomorphology (The Study of Earth's Landforms), Dar Al-Nahda Al-Arabiya, Beirut, 2004.
13. Abu Al-Enein, Hassan Sayed, Planet Earth: Major Geomorphological Phenomena, University Culture Foundation, 3rd Edition, 1976.
14. Al-Jawhar, Jasib Kadhim Abdul Hussein, Landforms of Dry Valleys in the Basseya Region Using Geographic Information Systems (GIS), PhD Thesis, College of Arts, University of Basra, 2011.
15. Al-Janabi, Basma Ali Abdul Hussein, Geomorphological Assessment of the Karah Range Slopes, PhD Thesis, University of Baghdad, College of Education Ibn Rushd for Humanities, 2016.

16. Al-Duraji, Saad Ajeel Mubarak, Fundamentals of Geomorphology (Earth Science), 2nd Edition, Al-Fayhaa Publishing House, Baghdad, 2014.
17. Al-Shaal, Fatina Yassin, Amin Tarboush, Principles of Geology (Dynamic Geology), Damascus University, College of Arts, 2015.
18. Ruqayya Ahmed Mohammed, Hala Mohammed Saeed, Foundations of Applied Geomorphology: A Contemporary Approach to Methodology and Landscape Modeling, Rawad Al-Majd Publishing, 1st Edition, 2021.

ملحق (1) المعادلات المستخدمة ضمن بحث حوض وادي ترجيل لاستخراج قياسات الخصائص المورفومترية

المعطيات	المعادلة	اسم المعادلة	ت
مساحة الحوض (كم ²) ، طول الحوض (كم)	متوسط العرض = مساحة الحوض كم 2 / طول الحوض كم .	متوسط العرض	1
مساحة الحوض (كم ²) ، طول الحوض (كم)	$\frac{\sqrt{\text{كم} 2 \text{ الحوض} \times (1.8)}}{\text{طول}}$	نسبة الاستطالة	2
مساحة الحوض (كم ²) ، محيط الحوض	نسبة الاستدارة = $3.14 \times 4 \times \text{مساحة الحوض} \text{ كم} 2 / \text{مربع محيط الحوض كم} 2$.	نسبة الاستدارة	3
مساحة الحوض (كم ²) ، طول الحوض (كم)	معامل الشكل = مساحة الحوض كم 2 / مربع طول الحوض كم .	معامل شكل الحوض	4
طول الحوض (كم) ، مساحة الحوض (كم ²)	معامل الانبعاج = مربع طول الحوض / 4 أمثل مساحة الحوض كم 2	معامل الانبعاج	5
طول الحوض (كم) ، عرض لوحض (كم)	معامل نسبة الطول إلى العرض = طول الحوض كم / عرض الحوض كم	معامل نسبة الطول إلى العرض	6

الارتفاع (م)	$\frac{\text{التضاريس القصوى} = \text{الارتفاع الاقصى للحوض المائي (م)} - \text{الارتفاع الادنى للحوض المائي (م)}}{\text{الارتفاع (م)}}$	التضاريس القصوى	7
فرق الارتفاع (م) ، طول الحوض (كم)	$\frac{\text{نسبة التضرس} = \text{الفرق بين أعلى وأدنى نقطة في الحوض (م)} / \text{طول الحوض (كم)}}{1}$	نسبة التضرس	8
التضاريس الحوضية (م) ، الكثافة التصريفية (كم) (كم) (كم 2)	$\frac{\text{قيمة الوعورة} = \text{التضاريس الحوضية (م)} \times \text{الكثافة التصريفية للحوض (كم)} (\text{كم 2})}{1000}$	قيمة الوعورة	9
المساحة (كم 2) ، الفارق التضاريسى (م)	$\frac{\text{التكامل الهيسومترى} = \text{المساحة الحوضية (كم 2)} \div \text{الفارق التضاريسى للحوض (كم)}}{\text{الفرق بين أقصى ارتفاع وادنى ارتفاع للحوض (م) (التضاريس القصوى للحوض)}}$	التكامل الهيسومترى	10
عدد المجاري المائية في الرتب	$\frac{\text{نسبة التشعب} = \text{عدد المجاري في رتبة ما} / \text{عدد المجاري في المرتبة التي تليها}}{1}$	نسبة التشعب	11
مساحة الحوض (كم 2) ، مجموع اطوال المجاري	$\frac{\text{الكثافة التصريفية الطولية} = \text{مجموع اطوال المجاري النهرية / كم} \div \text{مساحة الحوض / 2}}{1}$	الكثافة التصريفية الطولية	12
مساحة الحوض (كم 2) ، مجموع اعداد المجاري	$\frac{\text{الكثافة التصريفية العددية} = \text{مجموع اعداد المجاري المائية} \div \text{مساحة الحوض / كم 2}}{1}$	الكثافة التصريفية العددية	13
محيط الحوض (كم) ، مجموع عجم المجاري	$\frac{\text{معدل النسيج الطبوغرافي} = \text{مجموع عدد مجاري الحوض} \div \text{محيط الحوض / كم}}{1}$	معدل النسيج الطبوغرافي	14
المساحة الحوضية (كم 2) ، مجموع اطوال المجاري	$\frac{\text{معدل بقاء المجرى} = \text{المساحة الحوضية كم 2} / \text{مجموع اطوال المجاري النهرية}}{1}$	معدل بقاء المجرى	15

الملحق (2) مسح الاشكال الجيومورفولوجية ضمن وحدة مساحة مربع التشبيك لحوض واحد

ترجيل

الأشكال الجيومورفولوجية والاستخدامات البشرية ضمن مساحة التقاطع	المساحة كم ²	رقم النطاق
مجاري مائية/ انفصال كتل صخرية/ تتلا منفردة / تربسات حصوية من تكوينات باي حسن	7.93128	1
قرية قرة هنجير / انفصال كتل صخرية/ مجاري مائية/ هضاب	9.399882	2
أنفصال كتل صخرية / تقاطع مجاري مائية/ مكتشفات ومدملكات لتكوين باي حسن	3.210198	3
شواهد صخرية / جداول مائية/ اترسبات حصوية	2.835587	4
جدائل مائية / تشققات طينية / أراضي رديئة	8.801236	5
أراضي رديئة / شواهد صخرية / مجاري مائية / مدملكات حصوية	6.060462	6
هضاب / شواهد صخرية / أشكال اذابية	5.552873	7
زحف تربة / مسيلات مائية / مفترقات صخرية / شفوق أرضية	9	8
أراضي رديئة / مسيلات مائية / مجاري مائية	8.994346	9
زحف تربة / جداول مائية / مدملكات حجر تعود لتكوين باي حسن	5.114366	10
هضاب / راضي رديئة / مجاري مائية	6.046503	11
زحف تربة / اراضي رديئة / مجاري مائية	9	12
تفشير طيني / تشققات طينية / جداول مائية	9	13
جدائل مائية/ تفشير طيني	8.956707	14
مجاري مائية/ خشوم / اراضي رديئة / تأثير الماعز على الارض مدرجات خطية	9.670575	15
أكسدة / مجاري مائية / قنطر	9	16
قرية خالو بازياني / انفصال كتل صخرية / مسيلات مائية / تشققات	9	17
أنفصال كتل صخرية / كويستا / قرية قرزان بولاء / أخاديد / مجاري مائية / سد شيرين	9	18
أذابة / تفشير طيني / مجاري مائية / تكتشفات صخرية من تكوين المقدادية	2.847521	19
أكسدة / مجاري مائية / راضي رديئة / انقلاب طبقي	8.780482	20

أكسدة / مجاري مائية / اراضي رديئة / اثر رعي جائز	9	21
أذابة ملحية / كويستا / منطقة مرور فالق وانقلاب طبي / مقالع	9	22
زحف صخور / مقالع / مجاري مائية / ترببات حصوية / قتوات اروائية	9	23
تلل منفردة / قرية ترجل / مشاريع اروائية / مجاري مائية / اذابة	8.614583	24
حافات صخرية / تعرية أخدودية / مجاري مائية	8.34783	25
زحف صخور / مجاري مائية / اراضي رديئة	9	26
أحداد تعرية / مشاريع وقوات اروائية / مقالع حصى	9	27
مشاريع اروائية / مقالع حصوية / حافات حادة بسبب القلع	10.165914	28
هضاب / مجاري مائية	4.558911	29
أحداد / ترببات حصوية / مجاري مائية	7.906285	30
مراعي / مشاريع اروائية / فناظر	9.369158	31
مجاري مائية / مراعي / ترببات حصوية	2.415824	32
مراعي / اراضي غير منتظمة مقطعة بفعل المجاري المائية	9	33
مجاري مائية	3.569184	34
مشاريع اروائية / مجاري مائية / أحداد / ترببات حصوية وطينية	4.842542	35
أحداد / مجاري مائية	5.588519	36

المصدر : من عمل الباحثة من خلال المسح الميداني

