

التحليل المورفومتري لوادي حوران باستخدام الاستشعار عن بعد ونظم المعلومات الجغرافية

عماد ظفاح عبد الغني*
مركز تنمية حوض أعالي الفرات
جامعة الأنبار

مثنى خليل إبراهيم
كلية الزراعة، جامعة الأنبار، قسم التربة
والموارد المائية

عصام محمد عبد الحميد
مركز تنمية حوض أعالي الفرات
جامعة الأنبار

الخلاصة

أجريت هذه الدراسة للتعرف على إمكانية إنشاء قاعدة بيانات مكانية مورفومترية لوادي حوران أكبر وديان الصحراء الغربية بالاستعانة بوسائل الاستشعار عن بعد ونظم المعلومات الجغرافية. تم استخدام نموذج الارتفاع الرقمي (Digital Elevation Model) DEM في قياس الصفات المورفومترية سواء كانت المساحية أو الشكلية أو الهيدرولوجية واستخدم برنامج ArcGIS الإصدار 10.2 باعتبار هذه الصفات هي القاعدة المهمة لوضع خطط العمل المستقبلية فيما يخص أحواض الوديان والأنهار الرطبة والجافة مما يقلل التكاليف والوقت والجهد لدراسة المناطق ذات المساحات الشاسعة. بلغت قيم المقطع الطولي، متوسط المحيط، نسبة الاستدارة، نسبة تماسك المحيط، معامل الاستطالة، معامل الشكل، نسبة الطول الى العرض، نسبة التضاريس، التضاريس النسبية، التكامل الهيسومتري، النسيج الحوضي، قيمة الوعورة، كثافة الصرف الطولية، كثافة الصرف العديدة، ومعدل بقاء المجرى، في وادي حوران 2.562 م كم⁻¹، 1307 كم، 0.13، 2.77، 0.47، 0.13، 7.3، 2.32 م كم⁻¹، 0.64 م. كم⁻¹، 21.26 كم² م⁻¹، 8 وديان كم⁻¹، 0.77، 0.92 كم كم⁻²، 0.61، و1.08 كم² كم⁻¹، على التوالي.

الكلمات المفتاحية: علم المورفومتري، نظم المعلومات الجغرافية، الاستشعار عن بعد

A morphometric analysis of horan valley by using remote sensing and geographic information systems

E. T. Abdelghani
Upper Euphrates Basin
Developing Center, Anbar
Univ.

M. K. Ibrahim
College of Agriculture
Anbar Univ.

I. M. Abdel Hameed
Upper Euphrates Basin
Developing Center, Anbar
Univ.

Abstract

This study was conducted to know the possibility of creating morphometric geo database for Horan valley which is the greatest valley in western desert by using remote sensing and geographic information systems. Digital Elevation Model (DEM) was used to measure the cadastral, morphological or hydrological morphometric properties using the ArcGIS V.10.2 program. These properties considered an important database to make the future planning for dry or wet valleys and rivers basins, which reduce time, expenses and efforts to study the wide area regions. The values of longitudinal section, average of circumference, circularity ratio, circumference compactness factor, elongation factor, form factor, length to width ratio, relief ratio, relative relief, hypsometric integration, basin tissue, the value of rugged, drainage longitudinal density, numerical drainage density, and the Constant of

*البحث مستل من أطروحة دكتوراه للباحث الأول.

Channel Maintenance, in the Horan valley are 2.562 m km⁻¹, 1307 km, 0.13, 2.77, 0.47, 0.13, 7.3, 2.32 m km⁻¹, 0.64 m km⁻¹, 21.26 km² m⁻¹, 8 valleys km⁻¹, 0.77, 0.92 km km⁻², 0.61, and 1.08 km² km⁻¹, respectively.

Key words: Morphometric science, GIS, Remote sensing

المقدمة

وادي حوران أكبر وديان العراق يقع في محافظة الأنبار غرب العراق (شكل 1) يمتد لمسافة 485 كلم من الحدود العراقية-السعودية الى نهر الفرات قرب حديثة بين خطي طول 00' 00" 39° و 00' 00" 43° شرقاً ودائرتي عرض 00' 00" 32° و 00' 30" 43° شمالاً. يبدأ وادي حوران من جبل عنيزة الذي يرتفع 940 متر فوق مستوى سطح البحر عند نقطة التقاء الحدود العراقية-السعودية-الأردنية في أقصى الجنوب الغربي من منطقة الهضبة الغربية العراقية مما يجعله أكبر أحواض وديان الهضبة والمصدر الرئيسي لتصريف المياه فيها (17). تطلق تسمية وادي حوران على منطقة جغرافية واسعة تشمل وادي حوران نفسه بالإضافة الى التلال المحيطة به والأودية الفرعية المتشعبة منه. تحيط بالوادي سفوح عالية بحافات حادة يبلغ ارتفاعها ما بين 150 الى 200 م، على الرغم من أن وادي حوران جاف وقاحل إلا إنه يحفل ببعض الواحات تسمى بالحسينيات تقع في القسم الشرقي منه. والوادي يوفر مراعي جيدة للرعاة البدو وماشيتهم. بالأصل كان وادي حوران نهراً جارياً ورافداً يصب في نهر الفرات ألا إنه جف بعد نهاية العصر الجليدي الأخير ويمكن مشاهدة آثار جريان المياه الى جدران الوادي، وهو حالياً جاف إلا إنه يفيض بماء السيول في موسم الأمطار¹.

ان المورفومتري هو علم قياس الخصائص الهندسية لسطح الأرض الناتجة عن نظام التعرية النهري(12)، وحدده بانه قياس الشكل اذ تعتمد الدراسات المورفومترية على قياس المظاهر الأرضية ومعالجتها على وفق أسس التحليل الكمي عن طريق تطبيق المعادلات الرياضية والطرائق الإحصائية على البيانات المستقاة من الخرائط الطبوغرافية والقياسات الحقلية والصور الجوية والمرئيات الفضائية وذلك لاستعمال نتائجها في تصنيف المظاهر الأرضية وتحديد العوامل والعمليات المسؤولة عن نشوئها وتطورها.

تعد دراسة الأحواض المائية من الدراسات التي تمتلك حيز مهم في البحوث والدراسات الجيومورفولوجية والمائية، لامتلاكها دلالات علمية يمكن الاعتماد عليها في مناطق تواجهها، لذا يعد حوض الصرف المائي نظام مورفولوجي تتحكم فيه وبخواصه الهندسية قوانين لها علاقات وظيفية متبادلة، يمكن تعيينها من خلال دراسة مجموعة من المتغيرات يتم قياسها من مصادر البيانات التي تتمثل بالخريطة الطبوغرافية، أو الصور الجوية أو البيانات الفضائية (25). أكد (24) أن الاشتقاق الآلي باستخدام الحاسوب لأحواض وديان الصرف من تحليلات نماذج الارتفاعات الرقمية أثبتت فاعلية كبيرة مقارنة بالطرق التقليدية اليدوية والتي تعتمد على استخدام الخرائط الطبوغرافية. قسم (24) الكثافة التصريفية العددية وهي إحدى الخواص المورفومترية الهيدرولوجية على ثلاثة أقسام وكالاتي: 3 - 4 كم كم² منخفضة، 4 - 12 كم كم² متوسطة، < 13 كم كم² عالية

ذكر (3) تعبر كثافة الصرف ايضاً عن درجة انتشار شبكة المجاري النهرية وتفرعها في ضمن مساحة محدودة. وتكمن أهمية هذا القياس بكونه أحد العوامل المؤثرة في جريان المياه اثناء سقوط الامطار وله علاقة مباشرة بالأحوال المناخية وطبيعة تركيب الطبقات الصخرية المقاومة لعوامل التعرية وطبوغرافية الحوض. وعرف

¹ Wikipedia. [Wadi Horan - Al Hussayniyah \(AN4\) - Nature Iraq - pdf.io](http://Wadi Horan - Al Hussayniyah (AN4) - Nature Iraq - pdf.io). pdfioina.org

(3) معدل بقاء المجرى المائي بأنه متوسط الوحدة المساحية اللازمة لتغذية الوحدة الطولية الواحدة (كم) من مجاري شبكة الصرف. وهناك من قسم شكل المجرى النهري أو مجرى الوادي بحسب التعرج على ثلاثة أشكال (3).

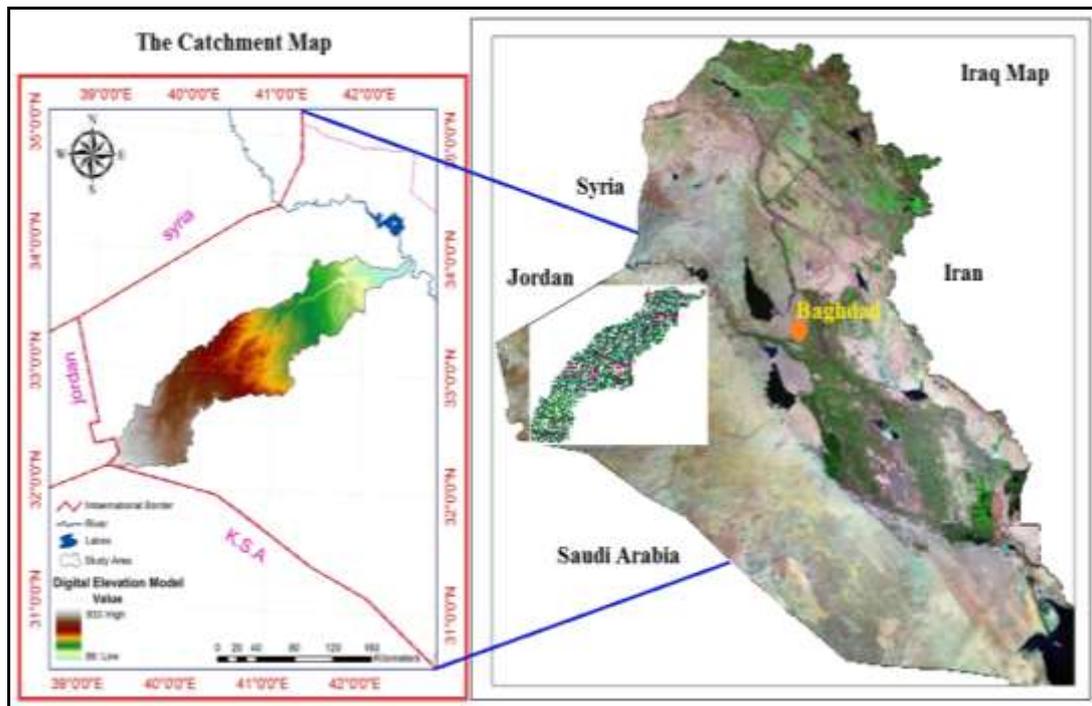
1- إذا كانت النسبة اقل من (1.1) يكون النهر أو الوادي مستقيماً.

2- إذا كانت النسبة ما بين (1.1-1.5) يكون ملتوياً.

3- إذا كانت أكثر من (1.5) يكون النهر أو الوادي منعطفاً.

يقاس الانحدار العام للأحواض في أي منطقة على سطح الأرض من خلال الاستعانة بخطوط منحنيات التسوية او ما تسمى بالخطوط الكنتورية، والتي تدل على تضاريس الخريطة الطبوغرافية، ويعتمد تطبيق معادلة الانحدار على معرفة كل من الفاصل الراسي الذي يمثل الفترة الكنتورية بين خط كنتوري وآخر والمسافة الأفقية، كما يمكن معرفة نسبة الانحدار ودرجة الانحدار من المعطيات المذكورة (17).

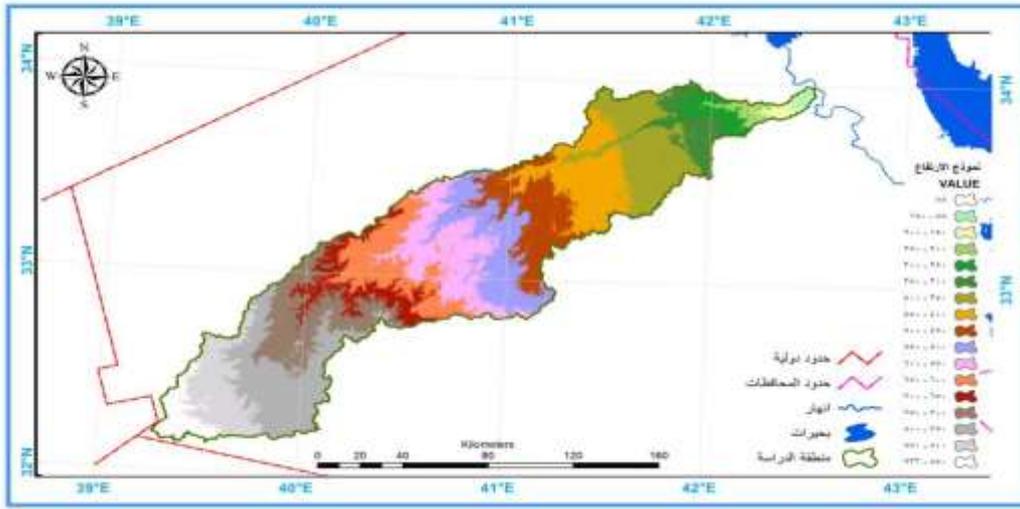
بين (14) أن الدراسة المورفومترية تعد إحدى الدراسات المهمة في دراسة الأحواض المائية. إذ يعد حوض التصريف المائي وحدة مساحية يتحدد فيها خصائص ومعطيات يمكن قياسها كميّاً لغرض التحليل والتصنيف، وتعد دراسة الأحواض المائية من أهم الإنجازات التطبيقية لاستخدام نظم المعلومات الجغرافية والاستشعار عن بعد واستخلاص المعلومات التي تساعد في تفسير نمط الأشكال الأرضية والتصريف المائي وعلاقته بطوبوغرافية سطح الأرض من خلال استخدام وتحليل المعطيات للصور الفضائية والمرئيات الفضائية وخصائصها الرقمية ولاسيما نموذج الارتفاع الرقمي (Digital Elevation Model) واختصاره DEM. تهدف هذه الدراسة إلى إنشاء قاعدة بيانات مورفومترية لوادي حوران من خلال الربط بين بيانات الاستشعار عن بعد ونظم المعلومات الجغرافية للاستفادة منها في البحوث المستقبلية المختلفة.



شكل 1 خريطة توضح منطقة الدراسة (وادي حوران)

المواد وطرائق العمل

عُملت قاعدة بيانات جغرافية Geo. Database، لإدخال وتخزين البيانات الخام Raw data فيها ضمن بيئة برنامج ArcGIS، وذلك عن طريق عمل ملفات شكل Shape files، وحزم بيانات العوارض Features data sets سواء كانت نقطية point أو خطية line أو مساحية polygon وفق نظام الإحداثيات العالمي المصحح UTM (Universal Coordinate Mercator)، وذلك بالاستعانة بنموذج الارتفاع الرقمي DEM للقمم ASTER GDEM بدقة وضوح مكاني 30 متراً من الموقع الإلكتروني لوكالة المسح الجيولوجي الأمريكية USGS (شكل 2)، لغرض إيجاد الخواص المورفومترية لوادي حوران باستخدام برنامج نظم المعلومات الجغرافية ArcGIS، الإصدار 10.2 وإنشاء قاعدة بيانات مورفومترية ضمن بيئة Arc Catalog، لغرض الرجوع إليها في الأبحاث المستقبلية، وتحديد المعادلات الخاصة بكل صفة مورفومترية باستخدام الامتداد Map Algebra في صندوق الأدوات spatial analyst toolbox.



شكل 2 نموذج الارتفاع الرقمي لوادي حوران¹

الخصائص المساحية والشكلية

طول الحوض والمقاطع الطولية: حُدّد باستخدام الامتداد Arc hydro، في صندوق الأدوات toolbox لبرنامج ArcGIS 10.2، ويمثل طول الحوض أحد المتغيرات المورفومترية المهمة التي ترتبط بالكثير من الخصائص الأخرى الخاصة بحوض الصرف ويتحدد بخط يمتد فيما بين نقطة المصب النهري وحتى أعلى نقطة ضمن منطقة تقسيم المياه بأعالي النهر (3). استخدم برنامج ArcGIS V10.2 لرسم المقطع الطولي. وتم قياسه بالمعادلة التالية (2):

$$\text{المقطع الطولي} = \text{الفاصل الرأسي م} / \text{طول الوادي كم} \dots\dots\dots 1$$

رُسم عرض الحوض والمقاطع العرضية ومحيط الحوض باستخدام برنامج ArcGIS V10.2.

قيست نسبة تماسك المساحة (نسبة الاستدارة) بالمعادلة الآتية (15) :

¹ USGS Website : <https://www.usgs.gov/>

- 2 نسبة الاستدارة = مساحة الحوض/مساحة دائرة محيطها يساوي محيط الحوض نفسه.....
- حسبت نسبة تماسك المحيط من المعادلة 3 التي وردت في (5):
- 3 نسبة تماسك المحيط = 1/(نسبة تماسك المساحة) $1/2$
- قيس معامل الاستطالة بالمعادلة التالية (3):
- 4 معدل الاستطالة = $1.28 \times (\text{مساحة الحوض كم}^2)^{1/2} / \text{طول الحوض (كم)}$
- قيس معامل شكل الحوض بالمعادلة الآتية (7):
- 5 معامل شكل الحوض = مساحة الحوض كم² / مربع طول الحوض (كم)
- قيست نسبة الطول إلى العرض بالمعادلة الآتية (4):
- 8 نسبة الطول إلى العرض = طول الحوض (كم) / عرض الحوض (كم)
- الخصائص التضاريسية لحوض وادي حوران، وفيه قيست نسبة التضاريس بالمعادلة الآتية (32):
- 9 نسبة التضاريس = الفرق بين أعلى وأدنى منسوب في الحوض م / طول الحوض كم
- قيست التضاريس النسبية بالمعادلة الآتية (1):
- 10 التضاريس النسبية = الفرق بين أعلى وأدنى منسوب في الحوض م / محيط الحوض كم ...
- قيس التكامل الهبومتري بالمعادلة الآتية (1):
- 11 التكامل الهبومتري = مساحة الحوض (كم²) / تضاريس الحوض (م)
- قيس النسيج الحوضي بالمعادلة التالية (28):
- 12 النسيج الحوضي = أعداد أودية الحوض / محيط الحوض
- قيمة الوعرة: قيست بالمعادلة الآتية (26):
- 13 قيمة الوعرة = كثافة الصرف الطولية (كم كم²) x تضاريس الحوض (م) // طول محيط الحوض (كم)
- خصائص شبكة الصرف المائي، وفيها تم تحديد الشبكة المائية بالاستعانة بالخريطة الطبوغرافية المشتقة من برنامج ArcGIS لان إنجازها ميدانيا يحتاج الى وقت وجهد كبيرين بالإضافة الى صعوبة التعامل مع المجاري الصغيرة وتغير أوضاع الجريان المائي سواء المؤقت، أو الفصلي، أو الدائمي (17). أُعتمد في استخراج المراتب النهرية على مرئية ثلاثية الأبعاد DEM ذات دقة مكانية 30 متر (شكل 2)، والتي اعتمدت من قبل كثير من الباحثين في هذا المجال (2). رسمت الشبكة النهرية باستخدام برنامج ArcGIS V10.2 وفق طريقة (30). والتي تتلخص في ان المسيلات المائية، والجداول الصغيرة التي لا تصب فيها مسيلات تنتمي الى المرتبة الأولى، وعند التقاء المجرى المائي من المرتبة الأولى مع مجرى آخر من المرتبة نفسها فإنهما يشكلان مجرى مائي من المرتبة الثانية، وعند التقاء وديان المرتبة الثانية فإنهما يشكلان مجرى مائي المرتبة الثالثة، وهكذا حتى تصل إلى المصب الرئيسي (29). أما كثافة الصرف وتنقسم الى كثافة صرف طولية، وعددية، إذ

قدرت كثافة الصرف الطولية والتي هي نسبة أطوال المجاري في الحوض لكامل مساحة التغذية بوحدات كم²، وقيست بالمعادلة الآتية (4):

$$14 \dots\dots\dots \text{الكثافة التصريفية الطولية كم}^2 = \text{مجموع أطوال الأودية كم/مساحة الحوض كم}^2 \dots\dots\dots 14$$

أما كثافة الصرف العددية (التكرار النهري)، فقد قيست بالمعادلة الآتية (9):

$$15 \dots\dots\dots \text{الكثافة التصريفية العددية} = \text{مجموع عدد الأودية الثانوية للحوض/ مساحة الحوض كم}^2 \dots\dots\dots 15$$

أما معدل بقاء المجرى فقد قيس باستخدام المعادلة التالية (3):

$$16 \dots\dots\dots \text{معدل بقاء المجرى} = \text{مساحة الحوض (كم}^2) / \text{مجموع أطوال المجاري المائية (كم)} \dots\dots\dots 16$$

وفيما يخص نسبة التشعب فقد حسبت بالمعادلة الآتية (3):

$$17 \dots\dots\dots \text{نسبة التشعب} = (\text{عدد مجاري مرتبة}^2 / \text{عدد مجاري الرتبة اللاحقة}) \dots\dots\dots 17$$

حسب معدل التشعب النهري من خلال المعادلة التالية (3):

$$18 \dots\dots\dots \text{معدل التشعب النهري} = \text{عدد المجاري من رتبة معينة} / \text{عدد المجاري من الرتبة الثانية} \dots\dots\dots 18$$

قيست شدة التصريف بالمعادلة الآتية (9):

$$19 \dots\dots\dots \text{شدة التصريف} = \text{الكثافة التصريفية الطولية} / \text{الكثافة التصريفية العددية} \dots\dots\dots 19$$

أما معامل الانعطاف فقد حسب من المعادلة الآتية (3):

$$20 \dots\dots\dots \text{معامل الانعطاف} = \text{طول المجرى الحقيقي (كم)} / \text{طول المجرى المثالي (كم)} \dots\dots\dots 20$$

تم تحليل الانحدار العام للمنطقة قيد الدراسة بالاعتماد على الخريطة الكنتورية والتي تغطي عموم منطقة الدراسة، ثم حسب كل من المعدل والنسبة المئوية ودرجة زاوية الانحدار (15)، وحسب المعادلات الآتية:

$$21 \dots\dots\dots \text{معدل الانحدار} = \text{الفاصل الرأسى م} / \text{المسافة الأفقية م} \dots\dots\dots 21$$

$$22 \dots\dots\dots \text{نسبة الانحدار} = (\text{الفاصل الرأسى م} / \text{المسافة الأفقية م}) \times 100 \dots\dots\dots 22$$

$$23 \dots\dots\dots \text{زاوية الانحدار} = \text{معكوس ظل الزاوية} = \tan^{-1} \theta \dots\dots\dots 23$$

النتائج والمناقشة

الخصائص المورفومترية لحوض وادي حوران

الخصائص المساحية والشكلية

طول الحوض والمقاطع الطولية

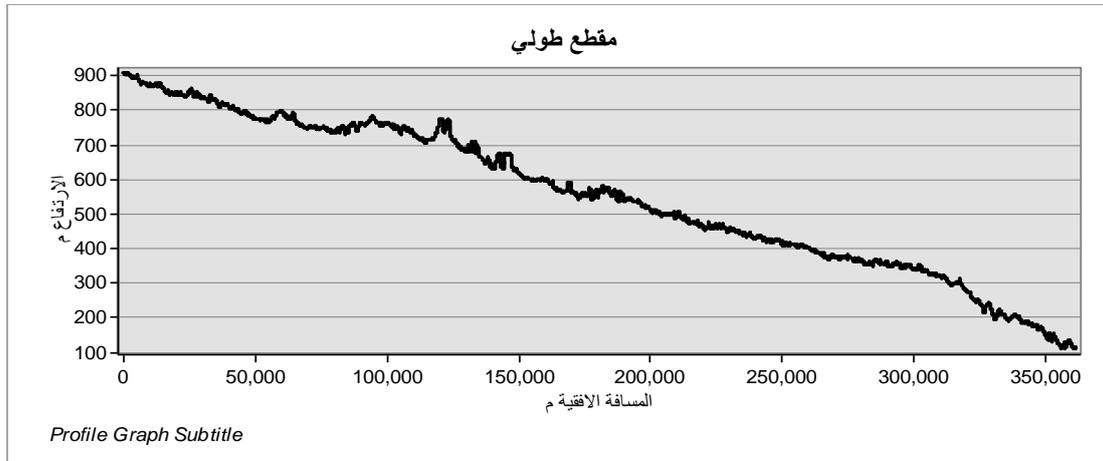
بلغ معدل طول الحوض لوادي حوران ولجميع المراتب النهريه 364 كم (جدول 1) وتجدر الإشارة الى ان الأحواض التي يقل طولها تقع في مناطق شديدة التضرس وذات درجات انحدار كبيرة أما الأحواض التي يزداد معدل طولها فهي ذات علاقة عكسية أي قليلة الانحدار والتضرس. وبلغ المقطع الطولي في وادي حوران 2.562 م كم⁻¹. المقطع الطولي يعرف بأنه القوس الذي يحدد بدقة انحدار المجرى النهري على طول امتداده

من المنبع إلى المصب، وهو الفرق بين أعلى منسوب عند منبع الوادي وأوطأ منسوب عند مصبه، إذ يختلف الشكل الذي يتخذه المقطع الطولي من حوض إلى آخر، وذلك بسبب تأثير عامل المناخ والحركات التكتونية للمنطقة فضلاً عن نوعية الصخور الموجودة فيها، إذ تبين المقاطع الطولية للحوض المراحل التي تحدث على المجرى أو التي مر بها الحوض، فالمقاطع التي تتخذ الشكل المقعر تمثل مرحلة الشباب أما المقاطع الطولية المحدبة فإنها تمثل مرحلة الشيخوخة، وكلما ازدادت استقامة المقطع الطولي كلما عكس ذلك تطوراً في المرحلة التي يمر بها الحوض.

ان نوع الصخور والحركات البنائية ومناخ المنطقة تؤثر على شكل القطاع الطولي، لاسيما نشاط النحت والارساب الجيومورفولوجي للمياه الجارية، ويزداد انحدار القطاع في المناطق ذات الصخور اللينة. فالمقطع الطولي الذي يمتاز بالاستقامة والاستواء يمثل مرحلة متطورة من الدورة الجيومورفولوجية (الشيخوخة) والمقطع المقعر الشكل يمثل الأنهار في مرحلة الشباب. ويبين الشكل 3 المقطع الطولي لوادي حوران من نقطة المنبع إلى المصب.

عرض الحوض والمقاطع العرضية

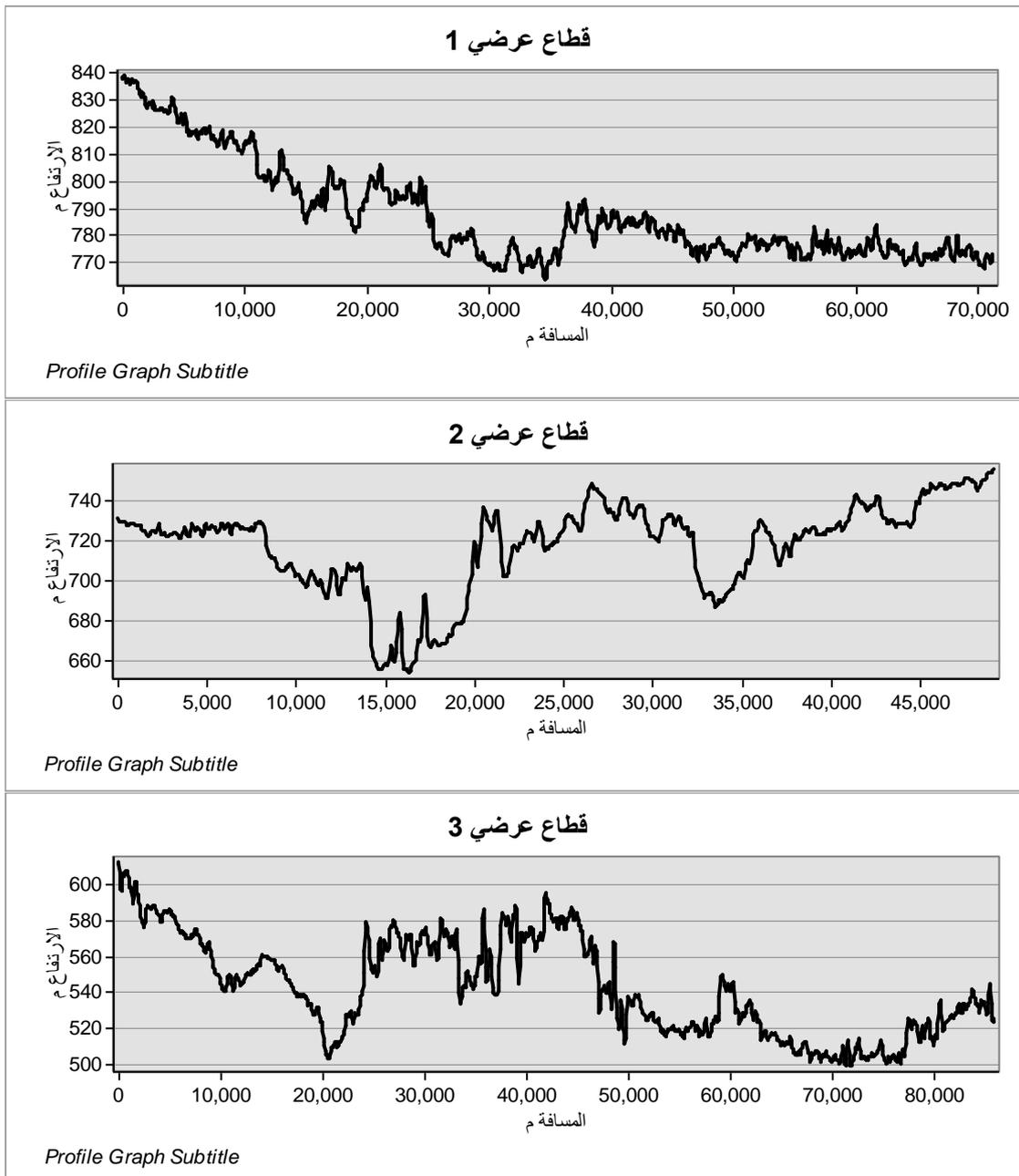
بلغ متوسط العرض 49.3 كم وتعود هذه القيمة العالية الى اختلاف مراحل تطور الوادي والتي ترتبط أيضاً بنظام ونوع الصخور وربما وجود الانكسارات والشقوق والفواصل ووجود الصخور الجيرية الخشنة.



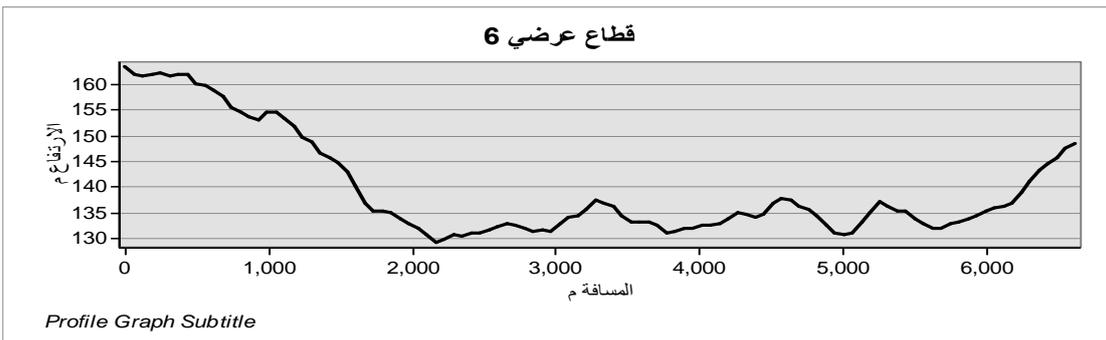
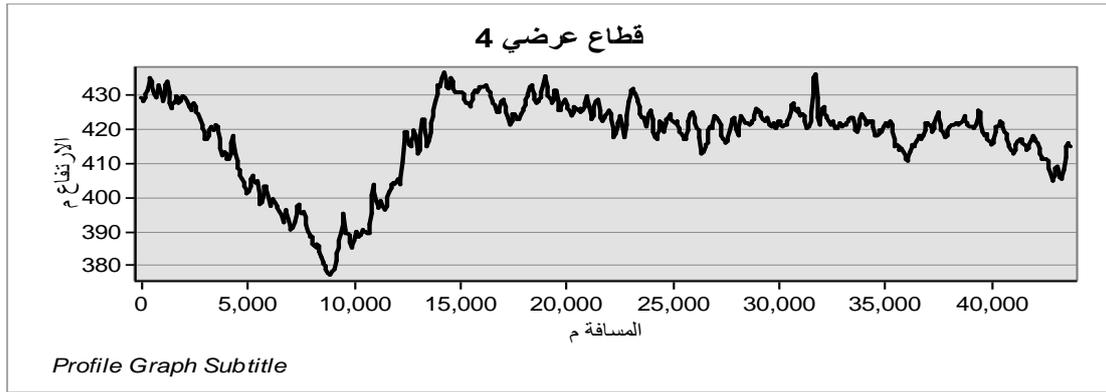
شكل 3 المقطع الطولي لوادي حوران

يعرف عرض الحوض بأنه المسافة المستقيمة العرضية ما بين ابعدين نقطتين على محيط الحوض، وبسبب اختلاف شكل حوض وادي حوران فلا يمكن الاعتماد على بعد واحد لقياس عرض الحوض لكثرة تعرج محيطه. تتبين أهمية المقاطع العرضية للأودية لكونها تعكس الخصائص الإنحدارية لجوانب الوديان وعلاقتها بتنوع العمليات الجيومورفولوجية من تجوية، وانزلاقات أرضية، وتساقط صخري، وانجراف التربة التي لها علاقة في زيادة الرواسب التي ينقلها الوادي (2). ومن ملاحظة أشكال المقاطع العرضية (الشكل 4 أ و ب) يظهر تباين في درجة استجابة المكاشف الصخرية لعمليات التعرية المائية، إذ أن عموم القطاعات العليا تتكون من عنصر علوي محدب، يحتوي في أسفله على عنصر مقعر، ومنحدر قاعدي مستو، يظهر في القطاعات التي تمثل وسط ومصب الوديان، ويستمر بالجريان حتى يصل إلى المصب. ومما تقدم يمكن استنتاج أن أغلب

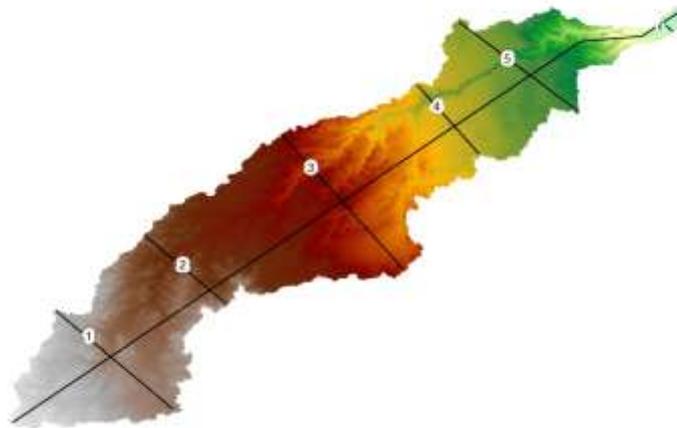
الوديان أثرت فيها عملية التعرية المائية ولكن بنسب متفاوتة بحسب طبيعة التركيب الصخري وطبيعة صخورها المكشوفة ومساحتها، والمرحلة الحثية التي وصلت إليها. ويوضح الشكل 5 ترتيب القطاعات الطولية والعرضية لوادي حوران.



شكل 4 أ القطاعات العرضية لوادي حوران



شكل 4 ب القطاعات العرضية لوادي حوران



شكل 5 ترتيب القطاعات العرضية على المقطع الطولي لوادي حوران

محيط الحوض

كانت قيمة متوسط محيط وادي حوران 1307 كم (جدول 1)، ويتضح من هذه القيمة مدى اتساع حوض وادي حوران وانتشاره. وهو يمثل خط تقسيم المياه بين الحوض وما يجاوره من أحواض أخرى، ويستعمل هذا المعامل لتوضيح مدى انتشار الحوض واتساعه، إذ كلما زاد طول محيط الحوض ازداد انتشاره وتوسيعه وازداد تطوره الجيومورفولوجي (3).

نسبة تماسك المساحة (نسبة الاستدارة)

بلغت هذه النسبة في وادي حوران 0.13 وهذا يعني عدم انتظام خطوط تقسيم المياه بالحوض مما له تأثير في إطالة المجاري المائية كما يعني أن الحوض يبتعد عن الشكل الدائري ويقترّب من الشكل المستطيل أي أنه يمر بمراحل تطويرية أي مرحلة الشباب في الدورة الجيومورفولوجية (3 و 11). هذه النسبة تشير إلى مدى اقتراب أو ابتعاد الحوض عن الشكل الدائري، وتتحصر قيمتها بين الصفر والواحد، فالقيم المرتفعة القريبة من الواحد تشير عادةً إلى وجود أحواض مائية مستديرة الشكل، أما القيم المنخفضة القريبة من الصفر فتشير إلى ابتعاد الحوض عن الشكل الدائري، إذ يدل الشكل المستطيل على قلة خطر حدوث الفيضان، أما الشكل الدائري يجعل خطر الفيضانات أكبر من الأشكال المستطيلة لسرعة وصول موجة الفيضان (7 و 4).

نسبة تماسك المحيط

بلغت نسبة تماسك المحيط لحوض وادي حوران 2.77 وهذا يدل على اقتراب شكل الحوض من الشكل المستطيل وابتعادها عن الشكل الدائري (11). هذه النسبة تستخدم لمعرفة وتأكيد اقتراب أو ابتعاد شكل الحوض عن الشكل الدائري، فكلما كانت النسبة قريبة من الواحد الصحيح كان الشكل قريباً من الشكل الدائري والعكس صحيح، وغالباً ما تكون النتائج أكبر من الواحد الصحيح (19). ويشير هذا المعامل إلى مدى تجانس وتناسق شكل محيط حوض التصريف مع مساحتها ومدى تعرج خطوط تقسيم المياه ويشير أيضاً إلى مدى تقدم أحواض الصرف في دوراتها الحثية (3).

معامل الاستطالة

بلغت قيمته في حوض وادي حوران 0.47 وبهذا فإن الحوض يقترّب من الاستطالة إذ تكون طبيعة الصرف في الحوض قليلة ويعزى ذلك إلى زيادة طول المجاري على حساب عرضها وذلك لعدم انتظام حدود أحواضها وقلة دلالة خطر الفيضان لتأخر وصول الموجات المائية إلى المجرى الرئيس، ومن ثم فقدانها لكميات كبيرة من المياه خلال الجريان الطويل، ويعود سبب تأثر حوض وادي حوران بالتراكيب الخطية بصورة أكثر من غيرها وجعلها تأخذ الشكل الطولي (2 و 3). وهذا المعيار هو مؤشر لمدى اقتراب أو ابتعاد شكل الحوض من الشكل المستطيل إذ تكون نسبته بين (صفر-1) وكلما اقترب هذا المعدل من الصفر يدل على اقتراب شكل الحوض من الشكل المستطيل وبعبارة أخرى يبتعد عن الشكل المستطيل.

معامل شكل الحوض

بلغت قيمة معامل الشكل لحوض وادي حوران 1.35 مما يدل على اقتراب شكل الحوض من شكل المثلث (جدول 1) نتيجة تغير عرض الأحواض المائية من المنبع إلى المصب بسبب زيادة أبعاد الحوض

على البعد الآخر وهذا يؤثر في نظام الصرف فاذا كان رأس المثلث يمثل منطقة المنبع وقاعدته تمثل منطقة المصب فيكون التصريف المائي قد يبلغ ذروته بعد سقوط الأمطار مباشرة، وهذا يعني ان ارتفاع دلالة خطر الفيضان (الانغمار) فيها بسبب وصول الموجة المائية بعد سقوط الأمطار مباشرة، كما أن المدة الزمنية اللازمة لوصول موجة الفيضان للمجرى الرئيس قصيرة جداً (2 و 11). ان معامل شكل حوض الوادي يشير الى مدى تتناسب العلاقة بين طول الحوض وعرضه بالنسبة لمساحة الحوض ويستدل منه على تتناسب أجزاء الحوض تدل قيمة المعامل المنخفضة إلى اقتراب شكل الحوض من المثلث، وتكمن أهمية هذا المعامل في معرفة سرعة وصول موجات الفيضان إلى الذروة. بمعنى أن خط تقسيم المياه يكون غير منتظم الشكل مع مجرى الوادي مما يؤدي إلى عدم وصول المياه بنفس الفترة الزمنية.

تبرز أهمية دراسة معامل شكل الحوض في معرفة القيمة الهيدرولوجية لشكل الحوض المثلث، إذ أنه يتخذ حالتين، تمثل الحالة الأولى عندما تكون قاعدة المثلث في منطقة المصب، ففي هذه الحالة تزداد حالة خطر الفيضان، أما الحالة الثانية فهي أن تكون فيها منطقة المصب تمثل رأس المثلث ومنطقة بداية الجريان (المنبع) هي القاعدة، مما يقلل من سرعة وصول موجات المياه والسيول نتيجةً لانتساع مساحة الأحواض في القاعدة وقلة المساحة عند رأس المثلث، كما إن اقتراب شكل الحوض إلى الشكل الورقي (شبيه بالورقة النباتية) يشير إلى أن أحد أبعاد الحوض سوف يزداد على حساب البعد الآخر كما جاء في (31) إذ تشير نتائج معامل شكل الحوض المنخفضة الى اقتراب شكل الحوض من الشكل المثلث، أما النتائج المرتفعة فتشير الى ابتعاده عن الشكل المثلث وهذا يعني أن خطر زيادة سرعة وصول الموجات وحدوث الفيضان ستكون قليلة (4 و 10). ويمكن تعريفه بأنه النسبة بين مربع طول الحوض إلى مساحة الحوض، وكلما زادت القيمة عن 1 فان شكل الحوض يقترب من الدائري ويكون التصريف فيه عالياً (9).

نسبة الطول الى العرض

بلغت النسبة لحوض وادي حوران إلى 7.3 وهذا يعود إلى الطول الكبير لمجرى الوادي البالغ 364 كم (جدول 1) مقارنة بالعرض البالغ 49.3 كم كما يدل على تعرج خطوط تقسيم المياه في الوادي (2 و 3). هذه النسبة توضح مدى اقتراب أو ابتعاد شكل الحوض عن الشكل المستطيل أو الدائري، فكلما ارتفعت قيمته كلما اقترب من الشكل المستطيل وبالعكس.

جدول 1 الخصائص المساحية والشكلية لحوض وادي حوران

الصفة	القيمة	الصفة	القيمة
نسبة الطول الى العرض	7.3	محيط الحوض/كم	1307
معامل شكل الحوض	1.35	مساحة الحوض/كم ²	17966
نسبة الاستطالة	0.47	معدل طول الحوض (كم)	364
نسبة تماسك المحيط (معامل الاندماج)	2.77	معدل عرض الحوض (كم)	49.3
		نسبة الاستدارة (تماسك المساحة)	0.13

الخصائص التضاريسية لحوض وادي حوران

نسبة التضاريس

بلغت قيمة هذا المعامل في وادي حوران 2.32 م كم⁻¹ (جدول 2) ويعود انخفاض هذه القيمة الى طبيعة الصخور القليلة المقاومة لعمليات التعرية المائية. تمثل نسبة التضاريس قياساً مهماً في معرفة طبوغرافية المنطقة وكذلك في معرفة كمية الرواسب المنقولة، إذ تزداد كمية الرواسب مع ارتفاع نسبة التضرس مما ينتج عنها أشكال جيومورفولوجية كالمراوح الغربية، والتي غالباً ما تتكون عند المناطق المنخفضة وخاصة في منطقة المصب في الأودية نتيجة لتجمع الرواسب الطينية فيها (22). تعد هذه النسبة من أهم خصائص الحوض التضاريسية وتمثل مقدار الفرق بين أعلى نقطة وأخفض نقطة في الحوض الى طول الحوض، ان هذه النسبة تكون عالية في المناطق المرتفعة ونقل كلما أصبحت الأراضي منبسطة (32).

التضاريس النسبية

وبلغت قيمته في حوض وادي حوران 0.64 م كم⁻¹ ويظهر من هذه القيمة ان الصخور تكون مقاومة لعملية التعرية والحت مما يؤثر على كمية المياه السطحية في الحوض ومن ثم سرعتها وبالتالي على قدرة المياه على التعرية المائية ومن ثم نوعية الأشكال الأرضية في الحوض (3). تمثل التضاريس النسبية العلاقة بين التضرس النسبي ومقدار محيط الحوض، وتوجد علاقة ارتباط سالبة بين التضاريس النسبية ودرجة مقاومة الصخور لعمليات التعرية عند تشابه الأحوال المناخية. ان العلاقة ما بين قيمة التضرس النسبي وطول محيط الحوض طردية إذ كلما كان الفارق كبيراً بين منسوب أعلى نقطة وأوطأ نقطة في الحوض ترتفع قيمة التضاريس النسبية (1 و 22).

التكامل الهيسومتري

بلغت قيمته في حوض وادي حوران 21.26 كم² م⁻¹ وهذا يدل على زيادة مساحة الحوض يقابلها انخفاض في تضاريس الحوض وهذا له أهمية إيجابية في زيادة طول وأعداد الشبكة النهرية خاصة في المراتب الدنيا التي تصل أعدادها الى المئات مؤدية الى زيادة كثافة الصرف مما يؤدي الى تسوية اغلب أجزاء الحوض بسبب زيادة نشاط وفعالية التعرية المائية (3 و 11). يهتم التكامل الهيسومتري بالمرحلة الحتية التي وصل إليها الحوض أو أي جزء من أجزائه و صاغه (23) وطوره (30) وترتبط قيم التكامل الهيسومتري مع كل من المساحة الحوضية وقيم تضرس الحوض حيث تتناسب تناسباً طردياً مع المساحة الحوضية وعكسياً مع قيم تضرس الحوض، حيث تدل القيم المرتفعة على أن هذه المجاري المائية بلغت مراحل متقدمة من دورتها الحتية من خلال زيادة مساحتها الحوضية أما القيم المنخفضة فتدل على حداثة عمر هذه الأحواض وصغر مساحتها الحوضية وتتراوح قيم التكامل الهيسومتري بين 0-100، إذ إن القيم المنخفضة تشير إلى حداثة العمر الزمني وصغر مساحتها الحوضية (1). يمكن معرفة مرحلة عمر الأحواض المائية بالاعتماد على مساحة الحوض وتضاريسه، وتحديد وصول الدورة الحتية في أي حوض، إذ تدل الزيادة في قيمة هذا المعامل إلى زيادة المساحة على التضاريس (1 و 7). بمعنى أن التعرية المائية كبيرة شملت مساحة واسعة من الحوض.

النسيج الحوضي

يقع النسيج الحوضي لوادي حوران ضمن النسيج المتوسط البالغ 8 وديان كم⁻¹ (جدول 2) حيث اعتبرت مراتب التصريف الكثيرة بمثابة أودية داخلية. وهذا يدل على انخفاض تقطع تضاريس الحوض بسبب سيادة الظواهر الخطية والشقوق والفواصل التي تعمل على قلة عدد الأودية وتحديد مساراتها (3). يستخدم النسيج الحوضي لمعرفة مدى تضرس سطح الأرض وتقطعها ومعرفة مدى كثافة الصرف وهو يعتمد على عدد الوديان في الكيلومتر المربع الواحد، فيكون نسيج خشن إذا كان عدد الأودية 4 ومتوسط 4-10 وناعم أكثر من 10. ان النسيج الحوضي مقياس لكثافة الصرف النهري وشدة تقطع سطح الأرض بالوديان والقنوات المائية بسبب التعرية من دون الأخذ بالاعتبار أطوال الوديان.

قيمة الوعورة

بلغت قيمة الوعورة لحوض وادي حوران 0.77 إذ يعني انخفاض هذه القيمة قلة التضرس وسيادة المظاهر الطولية للتعرية المائية (التعرية الصفائحية) وقلة نقل الرواسب من المنابع العليا للأحواض إلى أسفل المنحدرات والعكس صحيح إذ تعني زيادة هذه القيمة شدة التضرس وسيادة التعرية المائية ونقل الرواسب (3). قيمة الوعورة تقيس علاقات التضاريس بالخصائص المورفومترية للحوض ومحيطه والتضاريس مثل قيمة الوعورة التي تعبر عن العلاقة بين تضاريس الحوض وكثافة شبكة الصرف الطولية وتتجلى أهمية هذه القيمة من خلال إظهارها العلاقة بين تضرس سطح الأرض في الحوض المائي وأطوال الشبكة التصريفية، حيث تبين ان قيمة الوعورة تزداد بزيادة الكثافة التصريفية للحوض من جهة، ومع زيادة التضرس الحوضي من جهة أخرى (26)، وهو مقياس لمدى تضرس الحوض ومن ثم انحدار المجرى المائي فيه اعتماداً على كثافة الصرف الطولية للحوض.

جدول 2 الخصائص التضاريسية لحوض وادي حوران

قيمة الوعورة	النسيج الحوضي التكاملي الهيسومتري، وادي كم ⁻¹	التضاريس النسبية م كم ⁻¹	نسبة التضرس م كم ⁻¹	محيط الحوض كم	طول الحوض كم	أعلى ارتفاع م	أدنى ارتفاع م
0.77	8	0.64	2.32	1307	364	933	88

خصائص شبكة الصرف المائي

المراتب النهرية

يظهر الجدول والشكل 6 ان حوض وادي حوران يتألف من ثمان مراتب نهرية بلغ مجموع أطوالها 16546 كم فيما بلغ مجموع معدل أطوالها 358 كم وكانت أعلى قيمة لأعداد الرتب 8367 للمرتبة الأولى وأقل قيمة 1 للمرتبة الثامنة فيما بلغت قيم أعداد الرتب الثانية والثالثة والرابعة والخامسة والسادسة والسابعة 2106، 397، 144، 13، 4 و 2 على التوالي. يستفاد من دراسة المراتب النهرية معرفة حجم التصريف المائي، وتقدير سرعة الجريان فضلاً عن معرفة التطور الجيومورفولوجي، إذ كلما زاد عدد المراتب النهرية كلما دل ذلك على التطور الجيومورفولوجي للحوض. تتأثر أعداد الوديان والمسيلات المائية بعوامل منها التركيب الجيولوجية الخطية وانحدار المنطقة والتربة. مما ينعكس جيومورفولوجياً على الوديان، إذ أن كثرة المسيلات والجداول المائية

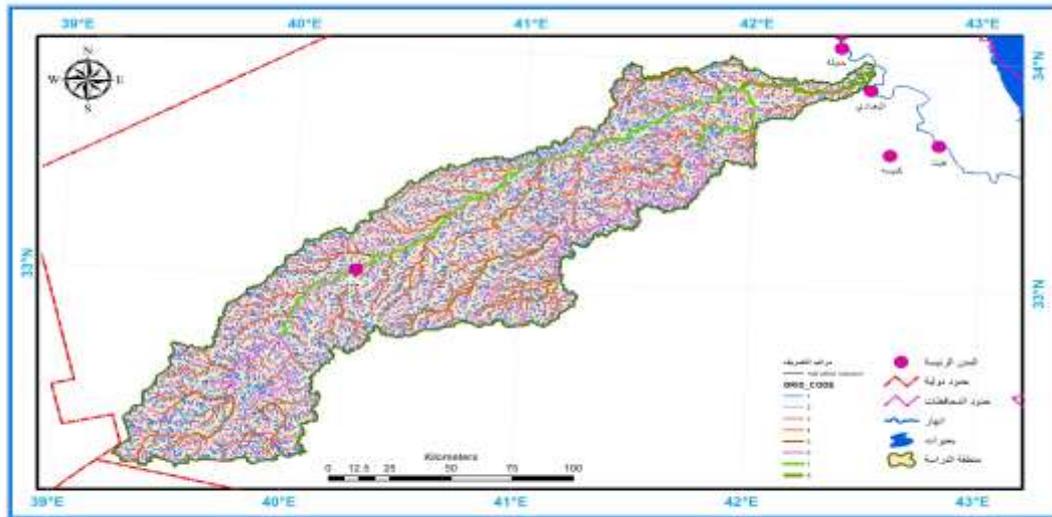
تزيد من احتمالية زيادة التصريف المائي، مما ينعكس على عمليات التعرية المائية والإرساب للوادي مما يؤدي إلى تشكيل مظاهر أرضية مختلفة، ولمعرفة حجم التصريف المائي، وتقدير سرعة الجريان وإمكانية التنبؤ بمخاطر الفيضان وكذلك معرفة مدى التطور الجيومورفولوجي للوادي، وبناءً عليه كلما زاد عدد وديان المراتب النهرية كلما تشير ذلك إلى التطور الجيومورفولوجي للواديان (2 و 11).

جدول 3 الرتب النهرية لحوض وادي حوران

مراتب التصريف	عدد	مجموع الأطوال كم	معدل الطول كم	مراتب التصريف	عدد	مجموع الأطوال كم	معدل الطول كم
1	8367	8226	0.983	5	13	433	33.336
2	2106	4260	2.023	6	4	240	60.076
3	397	2073	5.223	7	2	341	170.410
4	144	890	6.185	8	1	80	80
				المجموع	11034	16546	358.236

كثافة الصرف

تعتبر عن العلاقة بين مجموع أطوال الأودية في الحوض ومساحته، (13)، وترتبط كثافة الصرف بعوامل عدة منها طبيعة التكوين الصخري التي تنعكس على تسرب المياه إلى داخل هذه الطبقات الصخرية فضلاً عن الغطاء النباتي، إذ يعد المناخ وشكل السطح مسؤولان عن الكثافة الصرفية وبنسبة 97 % (18)، وتنقسم كثافة الصرف إلى نوعين هما كثافة الصرف الطولية وتعني بها نسبة أطوال المجاري في الحوض على مساحة الحوض، ولمعرفة الكثافة الطولية الدور الكبير في عمليات الحت والترسيب، فكلما زادت أطوال المجاري زادت سرعة الجريان وكثافة الصرف العديدة (التكرار النهري) والتي تعني بها نسبة عدد الأودية الموجودة ضمن ذلك الحوض على مساحة الحوض (21)، وتعتبر الكثافة التصريفية بنوعها ذات أهمية كبيرة في الدراسات الجيومورفولوجية حيث إن المجاري المائية بمختلف رتبها تعمل على زيادة مساحة الحوض من خلال عملية التعرية التي تنشط وتزداد فعاليته مع زيادة أعداد هذه الرتب،



شكل 6 شبكة التصريف النهري والمراتب النهرية لحوض وادي حوران

ولاسيما الرتب الدنيا التي تمتاز بزيادة عددها وتوقها على باقي الرتب الأخرى، وإنها المرحلة الأولى لتطور المجاري الرئيسية، وهذه بدورها ترتبط بالعوامل المناخية والخصائص الصخرية التي تلعب دورا كبيرا في تطور مجاري الأودية (1)، وتتقسم الى نوعين هما كثافة الصرف الطولية والعددية.

بلغت كثافة الصرف الطولية لحوض وادي حوران 0.92 كم² كم² إذ ان المجاري المائية بمختلف رتبها تعمل على زيادة المساحة الحوضية عن طريق التعرية الذي يؤدي الى تغير خطوط تقسيم المياه والتي تزداد فعاليته مع زيادة أعدادها. تعبر كثافة الصرف العددية عن كثافة عدد المجاري المائية في وحدة مساحية واحدة وهي النسبة بين عدد المجاري بجميع رتبها الى المساحة الكلية للحوض المائي. بلغت قيمته لحوض وادي حوران 0.61 ويرجع انخفاض معدل التكرار الى ارتفاع مسامية التربة وغيض الماء والتي تزيد معدل تسرب مياه الأمطار الساقطة مما يقلل من الجريان السطحي وتطور المجاري إضافة إلى تأثير النبات الطبيعي والفواصل والانكسارات.

معدل بقاء المجرى

بلغ معدل بقاء المجرى لحوض وادي حوران 1.08 كم² كم² (جدول 4) وهي نسبة منخفضة ويعود السبب إلى التراكم الخفية وطبيعة الصخور الهشة وقلة الغطاء النباتي، مما أدى إلى تنشيط عملية التعرية المائية ومن ثم اتساع مجاري الأحواض واتساع حوض تغذيتها ومن ثم قلة معدل بقاء المجرى لتقارب الوديان بعضها مع بعض (11).

نسبة التشعب

وهذه النسبة تبين عدد القنوات المائية في المرتبة النهرية وبين عدد القنوات في المرتبة التي تأتي بعدها مباشرة (22). تعتبر نسبة التشعب من الخصائص المائية المهمة كونها أحد العوامل المتحكمة بمعدل التصريف المائي للأنتهار (جدول 4) وكلما قلت نسبة التشعب ارتفعت مؤشرات ودلالات حدوث الفيضان بسبب زيادة حجم الموجات المائية بعد العاصفة المطرية. والاختلاف في نسب التشعب يعكس اختلافاً في مقاومة الصخور للتعرية وتباين نفاذيتها وسعة الرشح فيها والوضع التضاريسي (12).

معدل التشعب النهري

يشير معدل التشعب الى معدل فعالية المجاري المائية في تكوين مجاري مائية ذات رتبة أعلى. وبلغ 0.23 في حوض وادي حوران (جدول 4) ويشير هذا المعدل إلى تغير في الحوض نتيجة لعمليات النحت النهري (3).

شدة التصريف

بلغت قيمته لحوض وادي حوران 1.50 (جدول 4) وهي قيمة منخفضة بسبب قلة كثافة الصرف نتيجة قلة أعداد الوديان نسبة إلى المساحة الكبيرة للوادي. شدة الصرف ذات أهمية كبيرة في الدراسات الجيومورفولوجية، حيث تعكس سرعة انتقال الموجات التصريفية من جميع أجزاء الحوض المختلفة باتجاه القناة الرئيسية، والذي يساهم في ارتفاع مناسيب المياه والوصول إلى قمة التصريف (9).

الوادي بالتراكيب الخطية للتعرية. كما ان زيادة الفرق بين منسوب أدنى وأعلى نقطة في حوض الوادي ينعكس طرديا على التضاريس النسبية للوادي. التراكيب الخطية وطبيعة الصخور الهشة وقلة الغطاء النباتي، أدت إلى تنشيط عملية التعرية المائية ومن ثم اتساع مجاري الأحواض واتساع حوض تغذيتها. أظهرت دراسة شكل الوادي، التواء حوض وادي حوران وانحداره باتجاه الشمال الشرقي.

المصادر

- 1- أبو العينين، حسن سيد أحمد، 1990. حوض وادي دبا في دولة الإمارات العربية المتحدة، الجغرافية الطبيعية وأثرها في التنمية الزراعية. جامعة الكويت.
- 2- الألوسي، زهير نورز ياسين، 2011. التحليل الجيويدهيدرومورفومتري للمنطقة المحصورة بين سد حديثة ووادي حوران دراسة تطبيقية في البادية الشمالية غرب العراق. أطروحة دكتوراه. كلية التربية للعلوم الإنسانية.
- 3- البيواني، احمد علي حسن، 1999. حوض وادي العجيج في العراق واستخدامات أشكاله الأرضية، أطروحة دكتوراه غير منشورة، كلية الآداب، جامعة بغداد.
- 4- الجبوري، محمد حسن علي حميد، 2013. تقدير حجم التعرية في حوضي جوكة سور-ماوكان دراسة جيومورفولوجية تطبيقية. رسالة ماجستير. كلية الآداب. قسم الجغرافية. جامعة بغداد.
- 5- الخزامي، محمد عزيز، 2004. نظم المعلومات الجغرافية، أسس وتطبيقات للجغرافيين. منشأة المعارف. الإسكندرية_ الطبعة الثالثة.
- 6- العذاري، احمد عبد الستار جابر، 2005. هيدروجيومورفولوجية منطقة الوديان غرب الفرات شمال الهضبة الغربية العراقية، أطروحة دكتوراه، كلية الآداب، جامعة بغداد، ص147.
- 7- العزي، احمد محمد صالح، 2006. التقييم الجيومورفولوجي والبيات التغيير الهندسية لشكل حوضي طوزجاي ووادي شيخ محسن-نهر العظيم، أطروحة دكتوراه، جامعة بغداد.
- 8- العنانزة، علي، 2006. محاضرات في مقرر الجيومورفولوجيا، جامعة البحرين، كلية الآداب، ص56، (الانترنت: www.gis club.com).
- 9- المحسن، اسباهية يونس، 2004. إمكانية الحصاد المائي في حوض وادي مخمور. مجلة التربية والعلوم، كلية العلوم - جامعة الموصل، 11 (4): 221-230.
- 10- المحلاوي، حسام ناجي مخلف حمادي. 2015. رصد وتقييم حالة تدهور أراضي حوض وادي الرتكة غرب العراق باستخدام تقانات الاستشعار عن بعد ونظم المعلومات الجغرافية. رسالة ماجستير. جامعة الأنبار. كلية الزراعة.
- 11- باتريك، مكولا، 1986. الأفكار الحديثة في الجيومورفولوجيا، الكتاب السادس، ترجمة د. وفيق الخشاب وعبد العزيز الحديثي، جامعة بغداد .
- 12- بدر، هدى هاشم، 2012. التحليل المورفومتري الكمي لحوض وادي المر وتقييم نوعية المياه الجارية فيه. مجلة جامعة دمشق للعلوم الهندسية، 28 (1): 39-52.
- 13- تراب، محمد مجدي، 1997. التطور الجيومورفولوجي لحوض وادي قصب، المجلة الجغرافية العربية المصرية، دار الطباعة، القاهرة، 2 (2): 259-304.

- 14- راضي، عادل صباح الدين، 1986. مقاييس الرسم وتطبيقاتها العملية. الدار العربية للكتاب. طرابلس - ليبيا.
- 15- سلامة، حسن رمضان، 1980، التحليل الجيومورفولوجي للخصائص المورفومترية للأحواض المائية في الأردن، مجلة دراسات العلوم الإنسانية، الجامعة الأردنية، (7)، (1)، بيروت.
- 16- شاكر، سحر نافع، 2001. وادي حوران دراسة جيومورفولوجية، جامعة بغداد، كلية الآداب، أطروحة دكتوراه.
- 17- شريف، آزاد جلال، 2000. هيدرومورفومترية حوض نهر الخابور. مجلة الجمعية الجغرافية العراقية. العدد 43، مجلد 2، ص 183، بغداد.
- 18- طه، صهيب حسن خضر، 2005. بناء أنموذج جغرافي للجريان المائي السطحي في الجزء الشمالي من منطقة الجزيرة-العراق. أطروحة دكتوراه. كلية التربية.
- 19- محسن، ماجد حميد، 2007. الأشكال الأرضية في حوض وادي المالح. رسالة ماجستير غير منشورة. كلية التربية - الجامعة المستنصرية.
- 20- علي، خلف حسين، 2001. الجيومورفولوجيا التطبيقية، علم أشكال الأرض التطبيقي. الأهلية للنشر والتوزيع. الطبعة الأولى. عمان-الأردن.
- 21- محسوب، محمد صبري، 2001. جيومورفولوجية الأشكال الأرضية. دار الفكر العربي، القاهرة.
- 22- مصطفى، أحمد أحمد، 1998. الخرائط الكنتورية تفسيرا وقطاعاتها. دار المعرفة الجامعية. جامعة الإسكندرية، الطبعة الثانية.
- 23- Horton, R. E., 1945. Erosional development of streams, and their drainage basins, Bulletin of Geological Society of America, Vol.56,
- 24- Strahlar, A. N., 1975. Physical Geography, John Wiley and Sons, Inc. 4th, Edition, London.
- 25- Strahlar, A. N., 1952. Hypsometric (area-altitude) analysis of Erosional topography. Bulletin of the Geological Society of America, Vol.63,
- 26- Strahler, A. N., 1957. Quantitative analysis of watershed Geomorphology. Trans. Amer. Geoph. Union. Vol. 38, pp: 913- 920.
- 27- Varshneg. R. S., 1977. Engineering Hydrology. Roorkree.u.p. India. P:590.
- 28- Verstaphen, H. T. H., 1983. Applied Geomorphology (geomorphological surrevs for environmental development). Chapter (4). Elsevier. New York.pp.57-83.