

مقارنة الطرائق التقليدية والتقانات الآلية لحساب الخصائص المورفومترية لحوض قويق (سورية)

Comparison Between Manual Methods and Automated Techniques to Calculate Morphometric Properties of Quweiq Basin

طارق نمورة (1) د.ناظم عيسى (2) طارق نمورة (1) عيسى

Tareq Nammora (1) Dr. Hussam H. M. Husien (2) Prof. Nazem Eissa (1)

tareqnamora@gmail.com

(1) قسم الجغرافيا، كلية الآداب والعلوم الإنسانيّة، جامعة دمشق، سورية.

(1) Dep. of Geography, Faculty of Arts and Human Sciences, Damascus University, Syria

(2) الهيئة العامة للبحوث العلمية الزراعية، دمشق، سورية.

(2) General Commission for Scientific Agricultural Research, (GCSAR), Damascus, Syria.

الملخص

أجريت الدراسة في عام 2014 بهدف حساب الخصائص المورفومترية لحوض قويق الذي يعد الحوض الرئيس في هضبة حلب (سورية)، ويشغل مساحة 5831 كم2، منها 4930 كم2 في سورية، و801 كم2 في تركيا. باستخدام 18 رقعة طبوغرافيّة 50000:1 تغطي كامل مساحة الحوض الواقع في الأراضي السورية، ومعطيات المسح الرادراي (Digital Elevation Model)، عُولجت البيانات (Digital Elevation Model)، عُولجت البيانات بتوسعة ArcGls ضمن نظام ArcGls، وحُسبت الخصائص المورفومتريّة بالطريقتين اليدويّة والآليّة اللتين أظهرتا تبايناً في النتائج المستخلصة والمحسوبة كالتالي: بلغ عدد المسيلات بالطريقة اليدوية 9002 مسيلاً، وبمجموع طولي قدره 6949 كم، بينما كانت بالطريقة الآلية الآلية المجاري 5.2 مجرى/كم2 بالطريقة اليدويّة، و 4.4 بالآليّة، أمّا كثافة شبكة التصريف فكانت الأليّة، في حين ظهرت قيمة تكراريّة المجاري 5.1 مجرى/كم2 بالطريقة اليدويّة، و 4.4 بالآليّة، أمّا كثافة شبكة التصريف فكانت المريقة اليدويّة، و 4.4 بالأليّة، أمّا كثافة شبكة التصريف فكانت قيمة ثابت المجرى المائي 8.0 كم 2/كم بالطريقة اليدويّة، و 8.0 بالطريقة الآليّة. أظهرت الدراسة أن استخدام الطرائق الآلية هو أسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمل وأسمع.

الكلمات المفتاحيّة: حوض قويق، الخصائص المورفومتريّة، أنموذج الارتفاع الرقمي، نظام المعلومات الجغرافي.

Abstract

The Quweiq basin is considered as the major basin in Aleppo plateau in the northwest of Syria, occupying an area of 5831 km², of which 4930 km² is in Syria and 901 km² is in Turkey. The study was carried out in 2014 in order to calculate the basin's morphometric properties using 18 topographic maps at scale 1:50000, and SRTM 90m-DEM to complete the basin's area in Turkey. Data were processed using Arc Hydro which is an extension of ArcGIS. The morphometric properties were calculated in a manual method (traditional) and in automated techniques. The results showed variation between the two methods, as the stream number in manual is 9102, in automated is 25922, total stream length is 6949

©2018 The Arab Center for the Studies of Arid Zones and Dry Lands, All rights reserved. ISSN:2305 - 5243; AIF(NSP)-177

km in manual, in automated 16884, mean bifurcation ratio in manual is 3.7, in automated is 4.4, Stream frequency in manual is 1.5, in automated is 4.4, Drainage density in manual is 1.2, in automated is 2.9, Sinuosity index in manual is 1.6, in automated is 1.6, Constant of channel maintenance in manual is 0.8, in automated is 0.3. The study showed that the using of automated technique is comprehensive, easier and faster than the manual method.

Keyword: Quweiq basin, Morphometric properties, Digital Elevation Model (DEM), Geographic Information System (GIS).

المقدمة

يستعمل تعبير التحليل المورفومتري للدّلالة على القياسات والخواصّ الهندسيّة لسطح الأرض التي تسهم الأنهار ونظمها المختلفة في تشكّله (مصطفى، 1998)، وعرّف الطويل (2005) الدراسات المورفومتريّة بأنها دراسة كميّة لخصائص الأحواض التجميعيّة، كما عرّف سلوم (2012) مصطلح المورفومتري (Morphometry) حرفياً بقياس الشّكل، وعرّفها سلامة (1980) بأنها الخصائص الحوضيّة القياسيّة، أو الهندسيّة التي تنتج عن قياسات معينة للأحواض المائيّة بما في ذلك الخصائص الشكليّة، وتعتمد بشكل أساس على قياس أشكال المظاهر السطحيّة لشبكة المسيلات السطحيّة، ومعالجتها وفق أسس التّحليل الكمي من خلال تطبيق المعادلات الرياضيّة والطرائق الإحصائيّة على البيانات المستقاة من الخرائط الطبوغرافيّة والقياسات الحقليّة والصور الجويّة والفضائيّة، والتي استندت في أغلبها على قوانين Horton (1945) و المسؤولة عن نشوئها وتطوّرها (حاج حسن، 1996)، فضلاً عن الاستفادة من هذه الدراسات في تطبيقات صيانة التّربة والموارد المائيّة والمنشآت الهندسيّة، ومعرفة المراحل الحتيّة للأحواض والمظاهر الأرضيّة.

عرّف Soille و Gratin (1994) شبكة المسيلات السطحيّة بأنها مظاهر طبوغرافيّة تتركّز فيها مياه الجريان السطحي، وإن دراسة شبكات المجارى المائيّة ذات أهميّة في فهم العمليّات الجيومورفولوجيّة الجارية في الحوض النّهرى.

يتمّ استخلاص الخصائص المورفومتريّة لشبكة المجاري السطحيّة تقليديّاً من الخرائط الطبوغرافيّة أو الصور الجويّة أو المسح الحقلي، وذلك حسب الهدف ومساحة المنطقة. وقد استخدم Horton (1945) طريقة الخطوط الزّرقاء المتصلة أو المتقطّعة لتمثيل مجاري المياه (Watercourses)، وتبنت ذلك بعض الجهات الحكوميّة الأمريكية (Gregory و Gregory) وقد انتشرت طريقة (Horton) لتمثيل مجاري المياه فيما بعد في أنحاء العالم. إلا أن استخدام هذه الطريقة أدّى إلى ظهور مشكلتين هما:

1 - ترتبط صحة النتائج المستخلصة بمقياس الرسم، فكلّما كان مقياس الرّسم كبيراً كان الاستخلاص دقيقاً والعكس صحيح، وأشار Gregory و 125000 (1973) لإمانيا، بينما تستخدم في الولايات المتّحدة و 1973) إلى أن الخرائط الطبوغرافيّة ذات المقياس 125000 تستخدم في بريطانيا، بينما تستخدم في الولايات المتّحدة الخرائط ذات المقياس 125000 إلا أنّها غير متاحة بشكل واسع ولا تغطي كامل المناطق، مما يجعل استخدام الخرائط ذات المقياس 150000 أمراً حتميّاً، وهذا بدوره يولّد أخطاءً في القياس، ومن ثم في النّتائج.

2 - إن الخطوط الزّرقاء حسب Gregory و Gregory لا تمثّل كل المسيلات المائيّة، لذلك تبدو طريقة تتبع خطوط التسوية باتجاه المنبع لاستكمال النقص في شبكة المسيلات المائيّة السطحيّة ضروريّة، وتعرف هذه الطريقة بطريقة التحزّز الكونتوري لتحديد شبكة المسيلات، وطريقة مقطعات خطوط التسوية لتحديد الشبكة المائية (Contour crenulation network delimitation)، إلا أنّ الباحثين السابقين عادا وشكّكا بها لأنها قد تتضمن مسيلات هي في الأصل أودية جافّة، واعتبرا أن طريقة الخطوط الزّرقاء ملائمة للمناطق الرطبة مثل بريطانيا، ولكن في المناطق الجافّة وشبه الجافّة التي تقع منطقة الدراسة ضمنها فإن المسيلات تكون جافّة لفترات طويلة خلال العام. وحسب Gardiner فإن كثيراً من الباحثين في الولايات المتّحدة ونيوزيلاندا يفضّلون استخدامها. يضاف إلى ما سبق أن الجريان في المناطق الجافّة وشبه الجافّة يتميّز بعدم انتظامه نتيجة سقوط الأمطار خلال بضعة أسابيع أو بضعة أشهر، بالإضافة إلى عدم التجانس المكاني والزّماني الناتج عن عدم انتظام الهطل، وبالتالي فإن كلّ مسيل مرسوم على الخرائط يمكن أن يكون مسيلاً جافّاً لا قيمة له في الجريان، وحتى عند حدوث الجريان فقد يحدث في بعض أجزاء الحوض دون غيرها لأن العواصف المطرية قد لا تغطي كامل المساحة بالنسبة للأحواض الكبيرة، إلا أنّ أهم مشكلات هذه الطريقة أنها تخضع للاجتهاد، ولذلك وضع Gardiner) مجموعة قواعد لضبط العمل بها.

إنّ العيوب المترافقة مع العمل بالطريقتين السابقتين (طريقة استخلاص الخصائص المورفومتريّة لشبكة المجاري المائيّة بالطريقة التقليديّة من الخرائط الطبوغرافيّة ذات المقياس المناسب لتنفيذ الدراسات المورفومتريّة أو بطريقة الخطوط الزّرقاء)، بالإضافة إلى النقص في الخرائط الطبوغرافيّة ذات المقياس المناسب لتنفيذ الدراسات المورفومتريّة من الصور الفضائيّة من أجل المتحال المبوغرافيّة غير المكتملة، أو تعويض النقص الحاصل فيها، وتعدّ محاولة 1969 (1969) الأولى من نوعها عندما

استخدم صوراً رادارية لاستنتاج شبكة المسيلات لعدد من الأحواض في الولايات المتحدّة، وقد كانت شبكة المسيلات المستنتجة من صور رادارية بمقياس 1:200000 تعادل تقريباً الشّبكة المستنتجة من الخرائط الطبوغرافيّة ذات مقياس 1:62500. إن ظهور بيانات أنموذج الارتفاع الرقمي (DEM) أحدث ثورةً في مجال استنتاج شبكات المسيلات المائيّة بشكل آلي كما بين كل من Soille و Xinhao (1994) و Chorowicz و 1994) و Xinhao و 1997) جمال و تقد حدد الموقع الرسمي لوكالة الفضاء الأمريكية (NASA) دقة أنموذج الارتفاع الرفمي العالمي SRTM بين ± 6 – 10 م على المستوى العالمي، ودقة أنموذج الارتفاع الرقمي العالمي ASTER بين ± 7 – 14 م (داوود، 2012)، وفي دراسة أجريت على مدينة مكة (داوود، 2012) تبين أنّ دقة الأنموذج SRTM3 بلغت ± 5.85 ودقة أنموذج 8.66 ± 8.5TER

بين الصالح (1999) أنّ صوراً مطبوعة ومحسنة من الماسح الغرضي (Thematic Mapper) قد أظهرت عدداً من المسيلات التي لم تكن موجودة على الخرائط الطبوغرافية مقياس 150000، كذلك وجد أن بيانات التوابع الصنعية كانت أكثر دقة في استنتاج شبكة المسيلات على الصخور البركانية مقارنة بالصخور الرسوبية السائدة في منطقة الدراسة، ويظهر من دراسة الغيلان (2008) أنّ درجة الوضوح المكاني للتابع المسجود البركانية مقارنة المسبكة المائية للأحواض النهرية وذلك من حيث مقدرته على إظهار مسيلات الجزء الأدنى من الشبكة المائية للحوض النهري، وأظهرت نتائج أبحاث OZah (2008) أنّه يمكن استخدام بيانات أنموذج الارتفاع الرقمي DEM 90m بديلاً عن استخدام الخرائط الطبوغرافية ذات المقياس DEM 90m (2011) أنّ أنموذج الارتفاع الرقمي DEM 90m يحوي على DEM 90m وأنه كاف للنمذجة الهيدرولوجية، وذكر Cath (2008) انّ دقة أنموذج الارتفاع الرقمي DEM 90 ولكس من المعلومات، وأنه كاف للنمذجة الهيدرولوجية، وذكر Cath (2008) انّ دقة أنموذج الارتفاع الرقمي DEM 90 مناسبة للمقاييس الصغيرة والمتوسطة.

يعتري التقادم الخرائط الطبوغرافية مقياس 1900:1 لحوض نهر قويق، فقد تم إتمام المسح الأرضي فيها منذ أربعة أو خمسة عقود، فعلى سبيل المثال: إن رقعة إعزاز صدرت عام 1945 وطُبعت دون إجراء أيّ تعديل عليها عام 1986، وكذلك طبعت رقعة الراعي وأورم الصغرى وغربي الباب ونبغة عام 1942، والسفيرة عام 1943، وإدلب وجبل سمعان عام 1944، بالإضافة إلى القدم فإن هذه الخرائط يشوبها الكثير من الأخطاء، ففي رقعة حارم لم ترسم شبكة المسيلات المائية، وفي رقع أخرى رسم جزء منها فقط على الرّغم من وضوح الأودية فيها (اعتماداً على شكل خطوط التسوية)، إضافة إلى عدم التطابق بين خطوط التسوية وخطوط شبكة المسيلات المائية بين نهاية رقعة وبداية رقعة أخرى، يضاف إلى ذلك عدم وضوح مجرى نهر قويق وروافده في منطقة الحوض الأدنى بين قرية الحاضر وحتى المصب في السيحة، مما يتسبب بعدم وضوح الحدود الدنيا للحوض لأن المنطقة سهلية وحضرية وقد أثرت في عدم وضوح خط تقسيم المياه. أما في جزء الحوض الواقع في الأراضي التركية فلم تتوفّر الخرائط بمقياس 150000، إذ تمت الاستعانة بخرائط طبوغرافية قديمة بمقاييس 1100000، وخرائط جيولوجية بمقياس 1200000 التي تغطي أجزاء من جنوبي تركيا المجاورة لشمالي الحوض، وقد كان هنالك ضعف في دفّة الشبكة النهرية المرسومة في الأراضي التركيّة. لذلك كان لا بد من إجراء تكامل بين الطريقة اليدوية والطريقة الآليّة المتمثّلة بنظام المعلومات الجغرافي للحوض.

هدف البحث

- دراسة الخصائص المورفومترية لحوض وادى قويق بالطريقتين اليدوية والآلية والمقارنة بينهما.
- إظهار ضرورة التكامل بين الطريقتين اليدوية والآلية عند تحديد الأجزاء الدنيا للأحواض النهرية.

مواد البحث وطرائقه

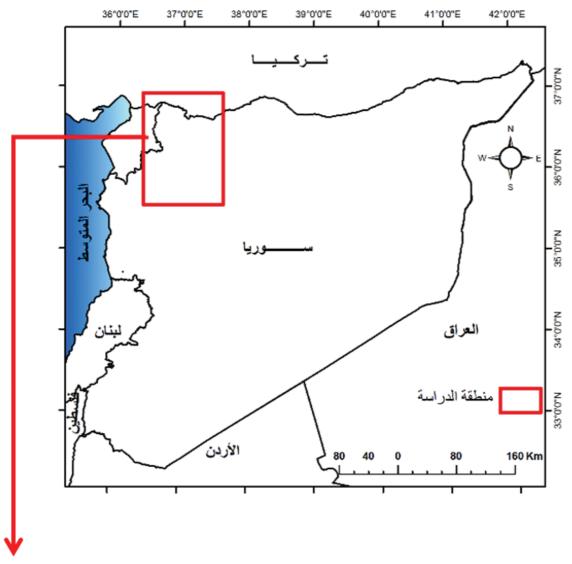
منطقة الدراسة:

يعد حوض قويق الحوض الرئيس في هضبة حلب (الشكل 1)، إذ يمتد بين خطي طول (37° 37° و36° (21°) شرقاً، وخطي عرض (36° (36° 30°) منها 580 كم منها 4930 كم ضمن سورية و901 كم ضمن تركيا (اعتماداً على الطريقة الآلية لتحديد حدود الحوض)، متخذاً شكلاً متطاولاً من الشمال الشرقي في ولاية غازي عينتاب في تركيا باتجاه الجنوب الغربي إلى محافظتي حلب وإدلب في سورية (الشكل 2)، ويقسم إلى ثلاثة أقسام:

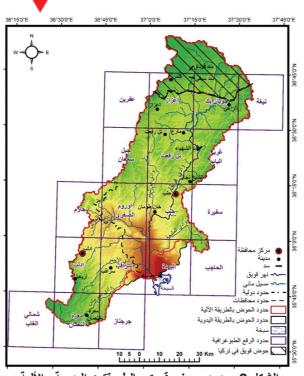
- 1 الحوض الأعلى، ويقع كليّاً في تركيا وينتهى عند دويبق.
- 2 الحوض الأوسط، ويمتد من دويبق حتى سهل الحاضر.
- 3 الحوض الأدنى، ويمتد من سهل الحاضر حتى المصب في السيحة.

يشغل الحوض من ناحية التقسيم الهيدرولوجي للأحواض المعتمد في سورية الجزء الغربي من حوض حلب، يحده من الشرق حوض نهر الذهب الذي يؤلف الجزء الشرقي من حوض حلب، ومن الغرب حوض العاصي، ومن الجنوب حوض البادية، وستتم تسميته في هذه الدراسة حوضاً بشكل مجازي لأنه وفقاً للتقسيم السابق هو عبارة عن حوض فرعي (SubBasin) ضمن حوض حلب.

يُعد نهر قويق أهم مصدر مائي في هضبة حلب، لكن تم قطع مياهه من قبل الأتراك عام 1920 (عبد السلام، 1990). ينبع النهر من الأراضي التركية شمال غربي مدينة كلّس عند التقاء واديي باليق صويو مع صنبة صويو عند دويبق ليشكّلا ما يعرف بوادي دبرة غير، الذي يلتقي بوادي طفشين في أدنى سهل مارع، ومن ثم يتلقى رافده الآخر وادي مرد عين مشكّلاً نهر قويق (الوادي الكبير) على شكل قوس كبير يبدأ من منطقة تل مالد إلى منطقة فافين، ثم يتجه النهر نحو الجنوب، وقبيل منطقة فافين يرفده أودية أهمها: وادي الأكسار وأبي رجوم والقبلية والأبيض وربص والدبس والسوس والبريج والحليصة والشيخ كيف من الشرق، ووادي حشوري والوحشية من الغرب، ثم يتجه النهر بعدها باتجاه الجنوب مخترقاً مدينة حلب، ومتلقياً عدة روافد أهمها وادي السبيل والزيت والشمس والصوان ودروس والرمل والطواف وجروف العدليات من الشرق، ووادي مدينة حلب، ومتلقياً عدة روافد أهمها وادي السبيل والزيت والشمس والصوان ودروس والرمل والطواف وجروف العدليات من الشرق، ووادي طومان، حيث يلتقي بعدها بوادي أبو شيلم (القافين أو جوح)، وهو رافد مهم يتشكّل من التقاء وادبي النبل ووادي ظهر العقبة (نبي الكاسا)، وينحد من الشمال إلى الجنوب موازياً لمجرى وادي قويق، ويرفده من الجهة الغربية بنحو 18 كم إلى الجنوب الغرب، ويتجه من الشمال إلى الجنوب موازياً لمجرى وادي قويق، ويرفده من الجهة الغربية بنحو 18 كم إلى الجنوب الغرب، ويتجه من الشمال إلى الجنوب موازياً لمجرى وادي قويق ليرفده في النهاية من الجهة الغربية، وإلى الجنوب من منطقة الحاضر يبدأ المجرى الأدنى للنّهر متفرّعاً إلى فرعين شرقي رئيسي يصب في منخفض السيحة، وغربي يصب في منخفض المتخ، حيث يرفده وادي العبيد والمليحة من الشرق، ومن جهة الغرب وادي برنس وعطبرة والقواق الذي يتشكل من وادبي المغر وادبي العبيد والمليحة من الشرق، ومن جهة الغرب وادي قويق.

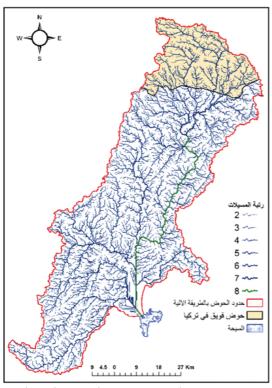


الشكل 1. موقع حوض قويق.

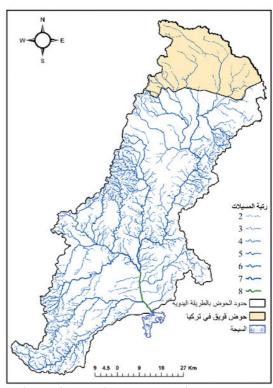


الشكل 2. حدود حوض قويق بالطريقتين اليدوية والألية.

تم رسم شبكة التصريف بالطريقتين ترقيماً لـ 18 خريطة طبوغرافية مقياس 1:50000 للرقع التالية: نبغة والراعي وإعزاز وعفرين وغربي اللباب وتل رفعت وجبل سمعان وسفيرة وحلب وأورم الصغرى وحارم والحاجب والبردة وسراقب وإدلب وجرجناز ومعرة النعمان. مع الاستعانة بمرئية فضائية (2013 إلى 2013) من أجل تدقيق بمرئية فضائية (2013 إلى 2013) من أجل تدقيق مسيلات الدرجة الأولى. واستنتاجاً بالاستعانة بأنموذج الارتفاع الرقمي DEM لرسم وتدقيق مسيلات الجزء الأدنى من الحوض، كذلك الجزء الموجود ضمن الأراضي التركية بشكل آلي اعتماداً على برمجية ArcHydro (الشكلان 3 ، 4).



الشكل 4. شبكة المسيلات المائية بالطريقة الآلية (عدا مسيلات الرتبة الأولى).



الشكل 3. شبكة المسيلات المانية بالطريقة اليدوية (عدا مسيلات الرتبة الأولى).

The Arab Journal for Arid Environments 11 (1 - 2) 2018

حُددت الخصائص المورفومتريّة بكلتا الطريقتين (اليدويّة والآليّة)، وتمّ تحديد الفرق بينهما، وحُددت الحدود الدنيا للحوض عند سهل الحاضر وحتى منخفض السيحة بالاستعانة بأنموذج الارتفاعات الرقمي DEM، اعتماداً على أخفض نقاط السطح الطبوغرافيّة في أنهوذج الارتفاعات الرقمي على الخريطة الطبوغرافيّة (رقعة بردة)، وتمّ إجراء تقاطعات لمساحة السيحة عند خط التسوية 245 م وعلى اتجاه المسيلات المائيّة، وكذلك على الخريطة الطبوغرافيّة (رقعة بردة)، وتمّ إجراء تقاطعات لمساحة السيحة (بين مساحتها بالاعتماد على رقعة بردة والصور الفضائيّة للمنطقة) التي تبين أن حدودها قد رُسمت بشكل واضح على خريطة البردة بالرغم من قدم عملية المسح الطبوغرافي، إذ بلغت مساحتها نحو 40 كم2.

ترتبط الخصائص المورفومترية للأحواض بمحيطها ومساحتها، فمحيط الحوض المائي هو عمليّاً خط تقسم المياه (Water divide line) الذي يشكل الحدود الخارجيّة للحوض ويفصله عن الأحواض المجاورة، مع العلم أن هناك صعوبة في تحديد خط تقسيم المياه في المناطق المنخفضة أو المستوية لأنه يتخذ شكل نطاق عريض غير واضح المعالم (سلوم، 2012) كما في منطقة الحوض الأدنى لوادي قويق، وتم رسمه اعتماداً على الخرائط الطبوعرافيّة لمنطقة الدراسة، وبالاستعانة بأنموذج الارتفاع الرقمي، أما مساحة الحوض المائي (Basin Areas) فهي تملك أهميّة كبيرةً، إذ تتحكم بكميّة الأمطار التي يستحوذ عليها الحوض، وكذلك كميّة الرواسب وحجمها وكميّة التبخر، هذا فضلاً عن أن بعض المعادلات الرياضيّة المورفومتريّة تعتمد في استخراجها على حساب المساحة.

الخصائص المورفومتريّة للحوض:

تم رسم شبكة التصريف بالطريقة اليدوية وذلك بإجراء رقمنة للخرائط الطبوغرافية (Digitizing) للمنطقة بمقياس 1:50000، وكذلك بالطريقة الآلية عن طريق الاستعانة بأنموذج الارتفاع الرقمي (DEM)، ولاسيما لتدقيق مسيلات الجزء الأدنى من الحوض وكذلك الجزء الموجود ضمن الأراضي التركية، وذلك اعتماداً على برمجية Arc Hydro.

تمت دراسة الخصائص المورفومتريّة التالية:

- رتبة المسيلات (Stream Order): يرمز لها (U) ويقصد بها تصنيف المسيلات المائية في حوض التصريف إلى رتب وفقاً لتدرّجها الهرمي داخل الحوض، وقد تم الاعتماد على طريقة Strahler (1957) المعدّلة عن طريقة Horton (1945)، لسهولتها ومرونتها ولاعتمادها ضمن نظام المعلومات الجغرافي. يستند مبدأ هذه الطريقة على أن الجداول الصغيرة الموجودة ضمن حوض التصريف والتي ليس لها تقرّعات أخرى تصنف ضمن الرّتبة الأولى، وعند التقاء فرعين من الرّتبة الأولى تتكون الرّتبة الثانية، ولا تتكون رتبة أعلى إلا عندما يلتقي مجريان من الرّتبة نفسها، وهناك علاقة وثيقة بين درجة الرّتب وانحدار أراضي الحوض، إذ تجري الرّتب العالية في مناطق قليلة الانحدار، بينما تجري الرّتب المتوسطة في المناطق التي يكون انحدارها متوسطاً إلى شديداً، أما الرّتب الدنيا فهي التي تتواجد في المنحدرات الصخرية ذات الانحدار الشديد. وتفيد معرفة رتب المسيلات في دراسة كميّة التصريف المائي على مستوى الحوض، وفي تقدير قدرة الأحواض الحتيّة والإرسابيّة، ومن ثم الحد من تأثيرها في استخدامات الأراضي.
- عدد المسيلات حسب الرّتب (Stream Numbers): ويرمز له (Nu)، وهي مجموع الروافد التي تتكون منها رتبة معينة (Horton) وهي مجموع الروافد التي تتكون منها رتبة معينة (Stream Numbers): وينيد توسع Arc Hydro الملحق ببرنامج ArcGIS في حساب عدد الروافد في رتبة معينة، وأقصر رافد وأطول رافد لتلك الرّتبة، ومجموع أطوال روافد الرّتبة، كما يتيح البرنامج جدولة القيم المتعلقة بعدد الرّتب، وعدد المسيلات لكل رتبة وأطوال المسيلات في جدول مستقل ومصنف، وذلك عن طريق عمل التوزع التكراري (Distribution) لتلك القيم وتطبيق معامل تكراريّة المجاري.

تعمل المسيلات المائية بمختلف رتبها على زيادة المساحة الحوضية عن طريق الحت المائي، الذي تزداد فعاليّته مع تزايد أعدادها، ولاسيما مجاري الرّتب الدنيا الأولى والثانية، (Horton، 1945).

• نسبة الترافد (التشعب) للمسيلات المائية (Bifurcation Ratio): شاع استخدام مصطلح نسبة التشعب في الدراسات الجيومورفولوجية الذي اقترحه Horton (1945) لاستكمال العلاقة بين الرّتب النّهرية وأعداد مسيلاتها، ويرمز لها (R_b)، وتعرّف بأنها النسبة بين عدد المسيلات التابعة لرتبة معينة وعدد المسيلات التابعة لرتبة أعلى منها مباشرة، واقترح سلوم (2012) تعديل مصطلح نسبة التشعب إلى مصطلح نسبة الترافد (Tributarition Ratio) أو نسبة التجمع (Accumulation Ratio) ليتوافق مع آلية استخراج النسب ومفهومها الجيومورفولوجي، لأنه يرى أن مصطلح نسبة التشعب صحيح في حال كانت جهة الناظر نحو المنطقة العليا، لكنه مخالف تماماً لصياغة المعادلة الخاصة باستخراجه، والتي تعني أن عدداً من المجاري المائية اجتمع وترافد في مجرىً جديد، وأيضاً إن مصطلح نسبة التشعب ينسجم مع مفهوم الدلتا.

ونسبة الترافد هي انعكاس للظروف الطبيعيّة لمنطقة الدراسة، كما أنها من المعاملات الرياضيّة المهمّة لأنّها أحد العوامل التي تتحكم في معدّل التصريف، وكلما ازدادت قيمة نسبة التشعب كلما ازداد معها خطر السيول عقب سقوط الأمطار بكثافة في منطقة أجزاء الحوض العليا (الشامي، 1995). وتحسب نسبة التشعب للحوض بالمعادلة التالية:

$$R_b = \frac{N_u}{N_u + 1}$$

- حيث: R_b : نسبة الترافد (التشعب)، N_u : عدد مسيلات مرتبة ما، N_u+1 عدد مسيلات الرّتبة التي تليها

• مجموع أطوال المسيلات حسب الرّتب (Stream Order Length): يرمز له (∑Lu)، وهي مجموع أطوال الروافد التي تغذي كل رتبة على حدة، إذ تكون مجاري الرّتبة الأولى هي الأقصر والأكثر عدداً، وبزيادة درجة الرّتبة يزداد طول المسيلات ويقلّ عددها.

يمكن من خلال نظم المعلومات الجغرافيّة عمل توزّع تكراري لعدد الرّتب وعدد المسيلات وأطوالها في كل رتبة، ضمن جدول مستقل، وذلك من أجل تسهيل عملية استدعاء تلك المتغيرات ومن ثم بناء بقيّة المعادلات المورفومتريّة.

• متوسط أطوال المسيلات حسب الرتب (Mean Stream Order Length): ويرمز له ('Lu) ويحسب وفقاً للمعادلة التالية (Horton،

$$L_u = \frac{\sum_{i=1}^{N} (L_u)}{N_u}$$

حيث: \hat{L}_u متوسط أطوال المسيلات (كم)، L_u متوسط أطوال المسيلات حسب الرتب (كم)، N_u : عدد المسيلات لرتبة معينة.

• نسبة أطوال المسيلات (Stream Length Ratio): وتحسب من المعادلة التالية (Horton، 1945):

$$L_R = \frac{\hat{L_u}}{\hat{L}_u - 1}$$

حيث: L_R : نسبة أطوال المسيلات، L_u : متوسط أطوال المسيلات في رتبة معينة، : $L_u - 1$ متوسط أطوال المسيلات للرتبة التي قبلها.

• تكرارية المسيلات (Stream Frequency): ويتمّ حسابها من المعادلة التالية (Hortom، 1945):

$$F_S = \frac{\sum N_u}{A}$$

-ديث: F_s : تكراريّة المسيلات (مسيل/كم 2)، N_u : مجموع عدد المسيلات للحوض المائي، N_u : مساحة الحوض (كم 2).

• كثافة شبكة التصريف (Drainage Density): تأخذ الرمز Dd وتحسب من المعادلة التالية (Horton، 1945):

$$Dd = \frac{\sum L_u}{A}$$

حيث: Dd: كثافة شبكة التصريف (كم/كم2)، $\sum L_u$: مجموع أطوال المسيلات للحوض المائي (كم)، A: مساحة الحوض (كم2).

• معامل التعرّج النّهري (Sinuosity index): ويرمز له (S) وفقا لـ Schumm (1956) ويتم حسابه بالمعادلة التالية:

$$S = \frac{L_z}{L_v}$$

حيث: S: معامل التعرّج النّهري، L_s : طول القناة الرئيسة (كم) وتساوي (188 كم)، L_v : طول الخط المستقيم الواصل بين نقطة المنبع والمصب (كم) ويساوي (120 كم).

• ثابت بقاء المسيل المائي (Constant of Channel Maintenance)؛ ويرمز له (C) ويتم حسابه وفقاً للمعادلة التالية (Schumm، 1956)؛

$$C = \frac{1}{Dd} = \frac{A}{\sum_{i=1}^K \sum_{i-1}^N L_u}$$

حيث: C: ثابت بقاء المسيل المائي، Dd: كثافة شبكة التصريف، A: مساحة الحوض (كم 2)، ثابت بقاء المسيل المائي، Dd: كثافة شبكة التصريف، A: مساحة الحوض (كم 2).

The Arab Journal for Arid Environments 11 (1 - 2) 2018

النتائج والمناقشة

تظهر نتائج تحديد حدود الحوض بالطريقتين الآلية واليدوية عدم النطابق في المساحة واختلاف شكل الحوض قرب منطقة المصب، فعند استخدام الطريقة اليدوية رسمت حدود الحوض اعتماداً على مفهوم خط تقسيم المياه بناءً على الخرائط الطبوغرافية، وتم رسم حدود أجزاء الحوض الأعلى والأوسط بسهولة نتيجةً لوضوح القمم التي مر منها خط تقسيم المياه، وتجلى ذلك في منطقة الحدود الغربية للحوض مع حوض نهر عفرين، في حين كانت الصعوبة في تحديد أجزاء الحوض الدنيا بالقرب من منخفضي المتخ والسيحة لأن المنطقة سهلية وخضعت لتأثير النشاط البشري بشكل كبير، ما أسهم في عدم وضوح التباينات في الارتفاعات، وعدم وضوح المجاري المائية لأنها لم ترسم بشكل دقيق وكامل. أما الطريقة الآلية فكانت أكثر سهولة وسرعةً لأن حدود الحوض في أجزائه العليا والوسطى كانت واضحة تماماً، بينما ظهرت مشكلة دقة رسم الحدود في تحديد أجزائه الدنيا، لأن استخدام (DEM) غير كاف فبرز الاعتماد على الخريطة الطبوغرافية، ولكن في هذه الطريقة لم تكن المشكلة في تحديد المسيلات الموجودة قرب مصب قويق، وإنما في تحديد نهايات الجزء الأدنى للحوض وكذلك حدود منخفض السيحة.

أعطت الطريقة اليدوية نتائج أفضل في رسم حدود منخفض السيحة، بينما كانت دقة الطريقة الآلية أكبر في وضوح شبكة المجاري المائية. كما أظهرت خريطتا شبكة المجاري المائية بالطريقتين السابقتين أن الشبكة في الطريقة الآلية كانت أكثر كثافة من الطريقة اليدوية، إذ تظهر كثافة كانت للشبكة المائية غربي الحوض وجنوبه بينما تقل في أجزائه العليا، وبالتالي فإن الطريقة الآلية في رسم حدود الأحواض باستخدام DEM كانت أكثر دقة من الطريقة اليدوية، إذا كانت المنطقة ذات تباينات واضحة في الارتفاع وكانت التضاريس واضحة، وفي حال عدم وضوح التباين في التضاريس فتكون الحاجة ملحة إلى اللجوء إلى الخرائط الطبوغرافية أو الصور الفضائية، أو الدراسات والمسوحات الحقلية.

إن تضرس المنطقة، ولا سيما في الأجزاء العليا جعل من السهل رسم محيط الحوض، فقد كانت الحدود الشرقية والغربية والشمالية من الحوض واضحة تماماً، وأظهرت الحدود المرسومة بالاستعانة بأنموذج الارتفاع الرقمي مع تلك المرسومة بالطريقة اليدوية في تلك الجهات تطابقاً كبيراً، وتم رسم محيط الحوض الأدنى اعتماداً على الخرائط الطبوغرافية، إذ بلغ محيط الحوض 614 كم بالطريقة اليدوية و 889 كم بالطريقة الآلية اعتماداً على أنموذج الارتفاعات الرقمي DEM وباستخدام Arc Hydro توسعة Arc Hydro، ويمكن إجراء عملية التنعيم (Smoothing) لشكل الحدود بالطرائق الآليّة بحيث أصبح طول المحيط 130 كم بطريقة (BEZIER-INTERPOLATION) التي لاتتطلب قيمة (Besamoothing) التي لاتتطلب قيمة (Tolerance كم، 741 كم، 687 كم بعد إعطاء (PAEK) القيم 20 م، 50 م، 50 م، 50 م، 100 على التوالى.

تم حساب المساحة اعتماداً على شريحة مساحة الحوض التي تم تحريرها بناءً على الخرائط الطبوغرافيّة للمنطقة بمقياس 1:50000. والتي بغت بالطريقة اليدويّة 9998 كم منها 5113 كم ضمن الأراضي السوريّة و885 كم ضمن الأراضي التركيّة، واعتماداً على أنموذج الارتفاع الرقمي DEM وبلغت المساحة بالطريقة الآليّة 5831 كم منها 4930 كم ضمن الأراضي السوريّة و 901 كم ضمن الأراضي التركيّة. حسبت رتبة المسيلات المائيّة بالطريقة اليدويّة و 0.3 بالطريقة الألمنة، في حين بلغت قيمة ثابت المجرى المائي 0.8 بالطريقة اليدويّة و 0.8 بالطريقة الأليّة وفق الجدول 1.

الجدول 1. عدد المسيلات في كل رتبة بالطريقة اليدوية والآلية.

אני Nu	الرّتبة	
بالطريقة الآلية	بالطريقة اليدوية	الربية
19713	6965	1
4766	1644	2
1166	374	3
198	86	4
63	24	5
13	5	6
2	2	7
1	1	8
25922	9101	المجموع

تشير النتائج إلى تطابق عدد المسيلات في كلا الطريقتين بالنسبة للرتبة الثامنة والسابعة، بينما ازداد عدد المسيلات بالطريقة الآليّة عن اليدويّة بحسب الرّتب وفق النسب المئوية التالية: (1: 35.3 %)، (2: 34.49 %)، (3: 32.07 %)، (4: 43.43 %)، (5: 38.09 %)، (6: 46.15 %)، كما ظهرت علاقة عكسيّة بين رتبة المسيلات وأعدادها، فتناقص عدد المسيلات مع ازدياد قيمة رتبة المسيلات بشكل متوالية هندسيّة معكوسة، وهذا يتفق مع Horton (1945) عند حساب قيمة معامل الارتباط (Pearson) بين عدد المسيلات لكل رتبة ودرجة الرتبة إذ كانت القيمة (0.7-) بالطريقتين اليدوية والآلية، وتشير القيمة إلى ارتباط سلبي طردي وقوي.

تراوحت قيم نسبة التشعّب للمسيلات المائيّة في حوض قويق بين 3 إلى 5 (الجدول 2)، وحسب Horton (1945) و1957) و1957) فإنّ هذه النسب تدل على أنّ الحوض متجانس إلى حد ما من الناحيتين المناخيّة والتضريسيّة، وإن أي تغير في هذه النسبة عن الحد المذكور هو دليل على عدم تماثل الحوض مناخيّاً وتضريسيّاً.

الجدول 2. نسبة التشعب المحسوبة بالطريقة اليدوية والآلية.

الطريقة الآلية		اليدويّة	الرّتبة	
نسبة التشعب (R _b)	عدد المسيلات (Nu)	نسبة التشعب (R _b)	عدد المسيلات (Nu)	الربية
4.1	19713	4.2	6965	1
4.1	4766	4.4	1644	2
5.9	1166	4.3	374	3
3.1	198	3.6	86	4
4.8	63	4.8	24	5
6.5	13	2.5	5	6
2	2	2	2	7
	1		1	8
	25922		9101	المجموع

يوضح الجدول نفسه أن نسبة التشعب بلغت 3.6 بالطريقة اليدويّة و 4.4 بالطريقة الآليّة. ظهرت أطوال المسيلات ومجموع أطوالها بحسب الرّتب وفق الطريقة اليدويّة والآليّة كما في الجدول 3.

الجدول 3. أطوال المسيلات ومجموعها بحسب الرّتب وفق الطريقة اليدوية والآلية.

الطول (Lu)			
الطرائق الآلية	الطرائق اليدوية	الرّتبة	
9242	3235	1	
3955	1692	2	
1836	915	3	
938	560	4	
542	321	5	
220	176	6	
43	29	7	
108	21	8	
∑Lu = 16884 Km	∑Lu = 6949 Km		

إذ يلاحظ زيادة مجموع أطوال المسيلات للرتب كافةً، إذ بلغت النسبة المئوية لمجموع أطوال المسيلات بالطريقة اليدوية إلى عدد المسيلات بالطريقة الألية 41.15 %.

كان متوسط أطوال المسيلات متطابقاً في الرّتبة الأولى بالطريقتين، بينما ازداد متوسط الأطوال في الرّتب الثانية والثالثة والرابعة والخامسة والسادسة بالطريقة الآليّة عن اليدويّة (الجدول 4).

الجدول 4. متوسط اطوال المسيلات في حوض نهر قويق.

الطريقة الآلية		الطريقة اليدوية			الرّتبة		
متوسط أطوال المسيلات	العدد	الطول	متوسط أطوال المسيلات	العدد	الطول	الربب	
0.5	19713	9242	0.5	6965	3235	1	
0.8	4766	3955	1	1644	1692	2	
1.6	1166	1836	2.4	374	915	3	
4.7	198	938	6.5	86	560	4	
8.6	63	542	13.4	24	321	5	
16.9	13	220	35.2	5	176	6	
21.5	2	43	14.5	2	29	7	
108	1	108	21	1	21	8	

وباستثناء الرّتبة الثامنة المحسوبة آليّاً فقد ظهر تناقص في مجموع أطوال المسيلات باضطراد مع زيادة الرّتبة بالنسبة للعلاقة بين نسب أطوال المسيلات، فلم يكن هناك رابط بين النسب والطريقة التي تمّ الحساب بها (الجدول 5).

الجدول 5. نسب أطوال المسيلات المحسوبة بالطريقة اليدوية والآلية.

الطريقة الآليّة		الطريقة البدوية			الرّتبة	
L _R	العدد	الطول	L _R	العدد	الطول	الربية
	19713	9242		6965	3235	1
1.8	4766	3955	2.2	1644	1692	2
1.9	1166	1836	2.4	374	915	3
3	198	938	2.7	86	560	4
1.82	63	542	2.1	24	321	5
2	13	220	2.6	5	176	6
1.3	2	43	0.4	2	29	7
5	1	108	1.4	1	21	8

ولدى حساب قيمة معامل الارتباط (Pearson) بين طول المسيلات لكل رتبة وقيمة الرتبة نفسها كانت القيمة (0.87-) بالطريقة اليدوية و(0.81-) بالطريقة الآلية، وتشير القيمتان إلى ارتباط سلبى طردى وقوى.

ومن البديهي أن ترتبط أطوال المجاري مع مساحة الأحواض التابعة لها، كما كان هناك عوامل أخرى كدرجة الانحدار ونوعية التركيب الصخري، إذ تكون المجارى أطول وأقل عدداً عند مرورها على الصخور القاعدية.

بلغت تكرارية المسيلات 1.5مسيل/كم² بالطريقة اليدوية و 4.4 بالطريقة الآليّة، وبلغت كثافة شبكة التصريف 1.2كم/كم² بالطريقة اليدويّة و 2.9 بالطريقة، والجدير بالذكر أن كثافة الشبكة المائية كانت أكثر تجانساً بالطريقة الآليّة، والزيادة في القيمة ناتجة عن زيادة طول الشبكة بهذه الطريقة، والجدير بالذكر أن كثافة الشبكة المائية كانت أكثر تجانساً بالطريقة الآلية من اليدوية ويظهر ذلك من الشكلين 3 و 4، واعتماداً على التحليل المكاني (Spatial Analyst)، في حين كانت قيمة معامل

التعرّج متطابقة بالطريقتين إذ بلغت 1.6.

يسيطر في الحوض الصرف النهري الشجري (Dendritic Drainage) نتيجة للتجانس الصغري وسيادة الطبيعة السهليّة لأراضي الحوض وقلة التصدّعات فيه، واعتماداً على شريحة Flow Direction فإن اتجاه الجريان السائد في حوض قويق هو باتجاه الجنوب.

الاستنتاجات والمقترحات،

- أظهرت الدراسة أنّ استخدام الطرائق الآليّة (نظم المعلومات الجغرافيّة وبيانات الاستشعار عن بعد DEM) في حساب الخصائص المورفومترية لحوض قويق كانت أسهل وأسرع من الطرائق اليدوية التي تعتمد على الخرائط الطبوغرافية بمقياس 1:50000، وبالتالي لا بد من الاعتماد على الطرائق الآلية في الدراسات الهيدرولوجية.
- ساعد استخدام DEM على استنباط الشبكة النهرية لحوض قويق، ولاسيما لمسيلات الرتب الدنيا والتي تكون ذات أهمية كبيرة عند دراسة الخصائص المورفومترية، وترجح هذه الطريقة في الدراسات الهيدرولوجية على الطرائق اليدوية نتيجة إعطائها تفاصيل أكثر مقارنة بما تعطيه الطرائق اليدوية التي تعتمد على رسم الشبكة النهرية من الخرائط الطبوغرافية بمقياس 1:50000.
- إنّ استخلاص شبكة المسيلات المائية بالطريقة الآلية ليس بالأمر السهل في المناطق السهلية (الأجزاء الدنيا من الأحواض النهرية)، ولذلك من الضروري التكامل بين الطريقة اليدوية والطريقة الآلية في الدراسات الهيدرولوجية عند دراسة هذه المناطق.
- يؤدي استخدام الطريقة الآلية إلى تلافي الخطأ البشري لآن الحسابات تُجرى آلياً، إلا أنه يجب التوسّع في مجال دراسة الخصائص المورفومتريّة باستخدام الطرائق الآليّة، ولاسيما من خلال المقارنة بين بيانات مستشعرات مختلفة، ومن ثم تحديد نوع المستشعر الذي يجب استخدام بياناته وفقاً لمقياس الرسم المطلوب في الدراسات الهيدرولوجية، ولاسيما في البيئات الجافّة وشبه الجافّة.

المراجع

- حاج حسن، محمد فائد. 1996. أسس الجيومورفولوجيا المناخيّة، منشورات جامعة دمشق.
- ـ الدوغان، محمود.1999، الأودية الداخلة في منطقة الجرم بالمدينة المنورة، الجمعية الجغرافية السعودية، العدد 38، الرياض.
 - ـ داوود، جمعة. 2012، أسس المساحة الجيوديزية والجي بي اس، النسخة الأولى الإلكترونية:286-287.
- سلامة، حسن رمضان. 1980، التحليل الجيومورفولوجي للخصائص المورفومترية للأحواض المائية في الأردن، دراسات العلوم الإنسانية، المجلد السابع، العدد الأول، الأردن، عمان.
 - ـ سلوم، غزوان. 2012. حوض وادى القنديل (دراسة مورفومتريّة)، مجلة جامعة دمشق، المجلد 28، العدد الأول، دمشق:-373 438.
- الشامي، ابراهيم. 1995، التحكم في السيول والاستفادة من مياهها ودرء أخطارها، الجمعية الجغرافية المصرية، ندوة المياه في الوطن العربي، المجلد الأول، القاهرة.
- الصالح، محمد عبد الله. 1999، استخدام صور الماسح الموضوعي المحسنة والخرائط الطبوغرافية للتحليل المورفومتري لوادي عنان ووادي مزيرعة بوسط المملكة العربية السعودية، مجلة جامعة الملك سعود، المجلد الحادي عشر، الآداب (2)، الرياض: 287-304.
- الطويل، صباح. 2005، الحمولة الصلبة في حوض وادي الرمال وتأثيرها على الموارد المائية السطحية، كلية علوم الأرض، الجزائر، فسنطينة، رسالة ماجستير.
 - ـ عبد السلام، عادل، 1990. الأقاليم الجغرافية السورية، منشورات جامعة دمشق.
- الغيلان، حنان، 2008. دور نظم المعلومات الجغرافيّة في دراسة الخصائص المورفومتريّة لحوض وادي لبن، رسالة ماجستير، جامعة الملك سعود، قسم الجغرافية، الرياض.
 - ـ مصطفى، أحمد. 1998، الخرائط الكونتوريّة، جامعة الاسكندرية، قسم الجغرافيا، دار المعرفة الجامعيّة.
- Chorowicz, J. and J. Fabre. 1997. Organization of drainage networks from space imagery in the tanezrouft plateau (Western Sahara): implications of recent intractonic deformation. Geomorphology, 21(2):139 151.
- Gregory, K. J and D. E Walling. 1973. Drainage Form and Processes Geomorphology Approach, Edward Amold, London.
- Gardiner, V. 1981. Drainage basin morphometry. In "geomorphological techniques" A. Goudie (ed), 47-55, George

Allen & Unwin, London.

- -Horton, R. E. 1945. Erosional development of streams and their drainage basins; Hydrophysical approach to quantitative morphology, Geological Society of America Bulletin, 56(3): 275 -370. P281.
- Keeratikasikorn, C and I. Trisirisatayawong. 2008. Reconstruction Of 30m Dem From 90m SRTM DEM With Bicubic Polynomial Interpolation Method, The International Archives of the Photogrammetry, Remote Sensing and Spatial Information Sciences, Vol. XXXVII. Part B1. Beijing: 791- 794.
- McCoy, R. 1969. Drainage network analysis with K-band radar imagery. The Geographical Review, Vol. LIX(4):493-512
- Ozah, A. P. and O. Kufoniyi. 2008. Accuracy Assessment of Contour Interpolation From 1:50000 Topographical Maps And SRTM Data For 1:25000 Topographical Mapping, The International Archives of the Photogrammetry, Remote Sensing and Spatial Information Sciences, Vol. XXXVII. Part B7. Beijing: 1347 1354.
- Soille, P. and C. Gratin. 1994. An efficient algorithm for drainage network extraction on DEMs. Journal of Visual Communication and Image representation, 5(2):181 189.
- Schumm, S.A. 1956. Evolution of Drainage Systems and Slopes in badland at Perth Amboy New Jersey, Bull. Amer. Geol. Soc., Paper No. 67:597 646.
- Strahler, A.N. 1952. Hypsometric (Area-Altitude) Analysis of Erosional topography, Bull. Geol. Soc. Amer. Vol. 63: 1117 -1142.
- Strahler, A.N. 1957. Quantitative Analysis of Watershed geomorphology. Am. Geophys. Union Trans, 38:913 920.
- Sharma, A. and Tiwari, K. N and P. B. S Bhadoria. 2011. Determining the optimum cell size of digital elevation model for hydrologic application, J. Earth Syst. Sci. 120, No. 4: 573 582.
- Xinhao, W. and Z. Yin. 1998. A Comparison of Drainage Networks Derived From Digital Elevation Models at Two Scales. Journal of Hydrology, 210:221 241.

Nº Ref: 614