

نمذجة الخصائص المورفومترية والهيدرولوجية لأحواض التصريف المائي شرق النيل من وادي شارونة جنوباً إلى وادي غياضة شمالاً، باستخدام نظم المعلومات الجغرافية

إعداد

أمين سعيد أمين سيد دسوقي

الملخص:

تمثل أحواض التصريف المائي الوحدة الجغرافية الطبيعية الأساسية في الدراسات التطبيقية المورفولوجية، حيث أهتم الكثير من الباحثين في حقل الجيومورفولوجيا والهيدرولوجيا بدراسة نمذجة الخصائص المورفومترية والهيدرولوجية لأحواض التصريف الشكلية والمساحية لتقييم المتغيرات المورفومترية بطرق كمية مختلفة تسمح بالمقارنة الرقمية وبالتمثيل البياني والخرائطي لأبعاد عناصر الشبكة المائية على غرار ما قام به كل من (Horton, 1945) و (Strahler, 1952)، (بوروبة، ١٩٩٩، ص ٣).

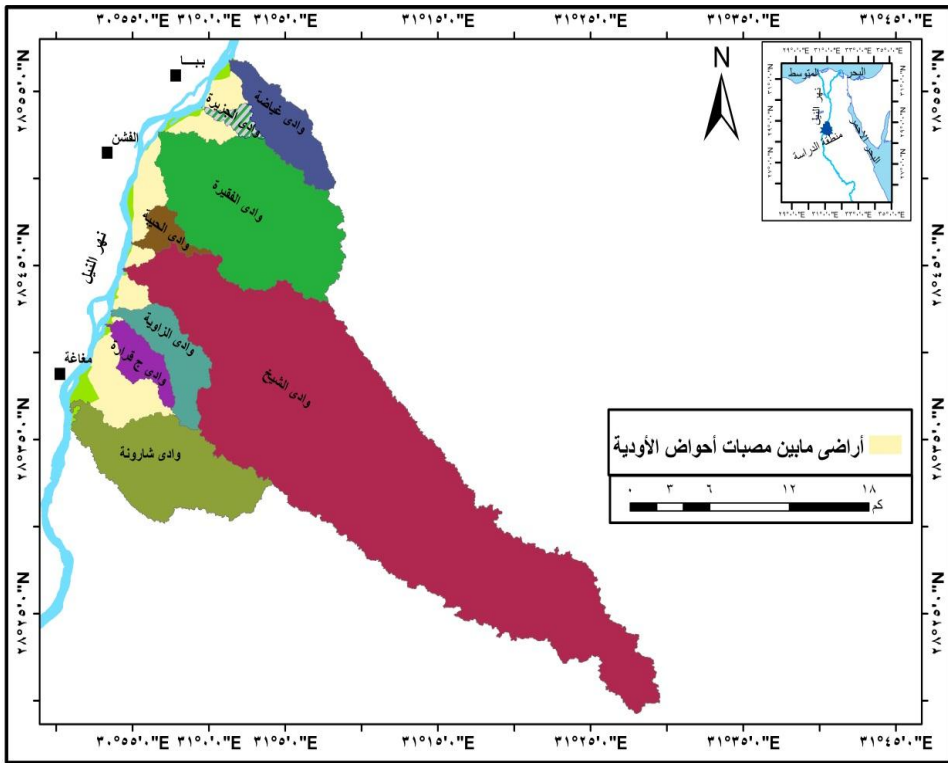
Abstract:

Drainage basins represent the basic natural geographic unit in applied morphological studies, Many researchers in the field of geomorphology and hydrology have been interested in studying the modeling of the hydrometric and hydrological characteristics of drainage basins. Formal and spatial assessment of morphometric variables by different quantitative methods that allow for numerical comparison and graphic and cartographic representation of the dimensions of the water network elements, similar to what was done by (Horton, 1945) and (Strahler, 1952), (Bourouba, 1999). , p. 3).

تمهيد:

تعتبر الأودية الجافة من الظواهرات الجيومورفولوجية الهامة ، وتكمن أهمية دراسة أحواض تصريف تلك الأودية فيما يرتبط بها من ظواهرات إلى جانب أثرها على تضاريس المنطقة ومظهرها

العام . وتضم منطقة الدراسة ثمانية أحواض تصريفية شكل رقم (١) ، تتباين في مساحتها وأبعادها وخصائصها تبعاً لمجموعة من العوامل التي سيرد ذكرها أثناء الدراسة داخل البحث ، وقد خضعت هذه الأحواض لعملية التحليل المورفومتري الذي تهدف دراسته إلي استخراج العلاقات بين المتغيرات السابقة من جهة ، وعلاقتها ببعض الخصائص الأخرى مثل نوع الصخر ونظامه وكميات التصريف من جهة أخرى ، إلي جانب الوقوف على نوعية العلاقة بين هذه المتغيرات ومدى تأثير تلك المتغيرات على بعضها البعض ، والتي أمكن الحصول عليها من خلال التحليل الكارتوجرافي لمجموعة الخرائط الطبوغرافية مقياس ١:٥٠٠٠٠٠ ، ونماذج الارتفاعات الرقمية DEM، وسوف تتناول الدراسة في هذا البحث الموضوعات الآتية :

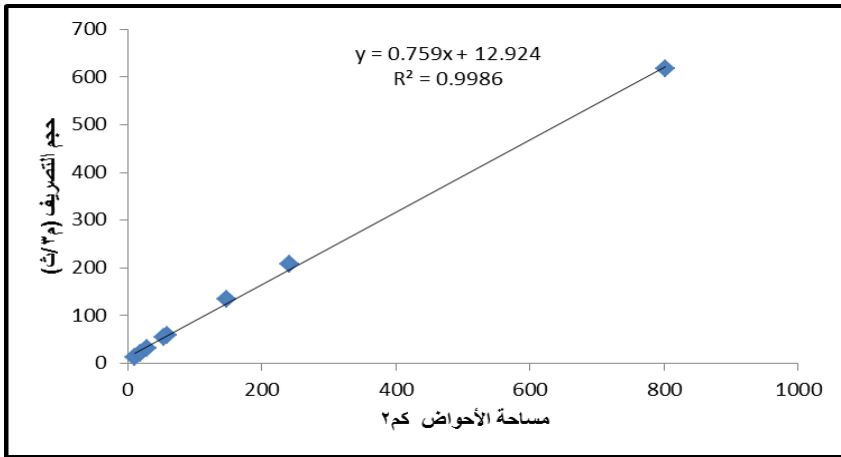


المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على الخرائط الطبوغرافية مقياس ١ : ٥٠٠٠٠٠ ، وتحليل نماذج الارتفاع الرقمية DEM ، باستخدام برنامج Arc Map10.3. شكل (١) أحواض التصريف المائي بمنطقة الدراسة.

أولاً: مورفومترية أحواض وشبكات التصريف المائي .

يوضح الجدول رقم(١) ، الخصائص المورفومترية لآحواض التصريف المائي بمنطقة الدراسة والذي يتضح منه مايلي:-

١- تعتبر دراسة مساحة أحواض التصريف أحد خواص التحليل المورفومتري المهمة لما لها من علاقة بحجم التصريف بالحوض ، وقد بلغ إجمالي مساحة أحواض التصريف بمنطقة الدراسة حوالي ١٣٥٩.٨ كم^٢ ، وقد تراوحت مساحة أحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين (١٠.٧ و ٨٠٢.١ كم^٢) ، وسجل حوض الجزيرة أقل مساحة ، بينما سجل حوض الشيخ أكبر مساحة. في حين تراوحت مساحة الأحواض الأخرى بين (١٨.٧ و ٢٤٠.٤ كم^٢) ، وقد تبين وجود علاقة طردية بين مساحة الحوض وحجم التصريف المائي بلغت ٠.٩٩ ، شكل رقم(٢) ، وتؤيد الدراسة ذلك حيث تم اعتبار مساحة الحوض من العوامل التي تحدد درجة خطورته، حيث أن زيادة مساحة الحوض تعنى قدرته على استقبال أكبر كمية من مياه الأمطار، مما يؤدي إلى زيادة حجم التصريف وارتفاع درجة خطورة الحوض، وهذا ماحدث في سيل نوفمبر ٢٠٢٠ ، حيث تعرض حوض وادي الفقيرة والشيخ لكيمات كبيرة من المياه أدت إلى تدمير الطرق والأراضي الزراعية .



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ،جدول رقم (١) ورقم (٣).

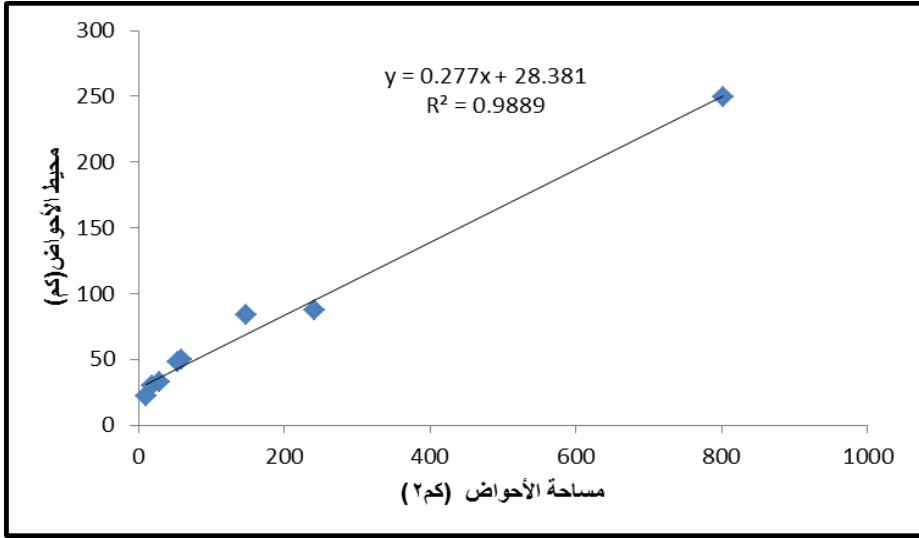
شكل (٢) العلاقة بين مساحة الأحواض وحجم التصريف المائي.

٢- تراوحت أطوال أحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين ٧.٦ و ٧٩.٧ كم ، حيث سجل حوض الجزيرة أقل طول ، بينما سجل حوض الشيخ أكبر طول ، في حين تراوحت أطوال

الأحواض الأخرى بين ٩.٥ و ٣٢.٨ كم . ويؤثر طول الحوض على عملية الجريان وبالتالي زيادة الفاقد عن طريق التبخر والتسرب، وهذا يؤدي الى انقطاع الجريان وعدم تواصله مما يجد من درجة الخطورة وحتى في حالة حدوثه غالباً ما يكون ضعيفاً ، ويحدث العكس في حالة الروافد والأودية القصيرة (صالح ، ٢٠٠١ ، ص ٢٥) .

٣- تراوح عرض أحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين ٢.٨ و ١٩.٣ كم ، حيث سجل حوض جنوب قرارة أقل عرض ، بينما سجل حوض الشيخ أكبر عرض ، في حين تراوح عرض الأحواض الأخرى بين ٣.٧ و ١٤.٢ كم . كما بلغ إجمالي أطوال محيطات الأحواض نحو ٦٠٣.٧ كم ، وتتراوح الأطوال بين ٢١.٧ كم في حوض وادي الجزيرة ، و ٢٤٩.٨ كم في حوض وادي الشيخ، كما توجد علاقة طردية بين محيط الحوض ومساحته بلغت (٩٩،٠) ، حيث أن زيادة واتساع محيط الحوض يعني زيادة مساحته ويعني ذلك زيادة نصيب الحوض من مياه الأمطار واحتمال وجود جريان سيلى عند توفر بعض العوامل الجيومورفولوجية والهيدرولوجية ، وبصفة عامة يحدد محيط الحوض وبعض خصائصه خطورة وطبيعة عملية جريان هذه المياه ، شكل رقم (٣) .

٤- تتباين قيم معامل الاستطالة من حوض إلى آخر ومن منطقة لآخرى حسب نوع الصخر ومدى مقاومته لعمليات التجوية والنحت المائي التي يمكن أن يطغى تأثيرها على عامل الزمن (سلامة، ١٩٨٢، ص ٧) ، و تراوحت قيم معامل الاستطالة في أحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين ٠.٤٠ في حوض الشيخ ، و ٠.٥٩ في حوض الفقيرة ، ويعد حوض الفقيرة هو أكثر أحواض المنطقة اقتراباً من الشكل المستطيل لأنه يمتد على طول مناطق صدعية.



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ،جدول رقم (١).

شكل (٣) العلاقة بين مساحة الأحواض ومحيط الأحواض.

جدول (١) الخصائص المورفومترية لأحواض التصريف المائي.

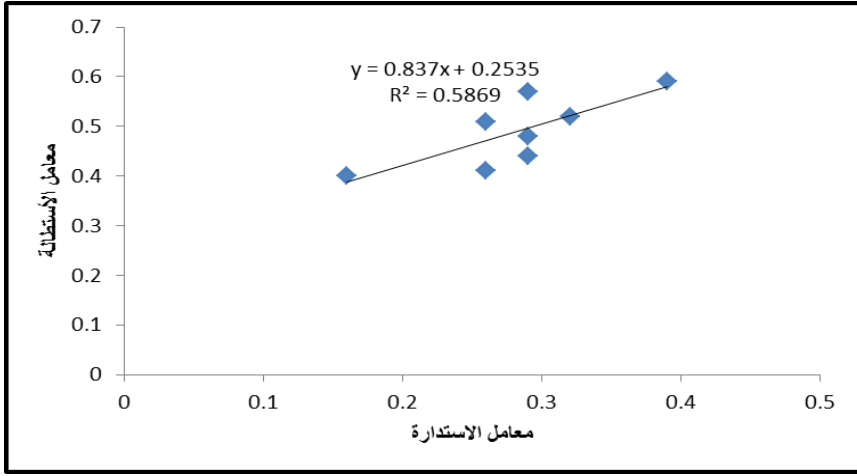
نسبة الطول/العرض	معامل الاندماج	معامل الشكل	الاستطالة	الاستدارة	المحيط كم	العرض كم	الطول كم	المساحة كم ^٢	أسم الحوض
٢.٤٨	١.٨٤	٠.٢	٠.٤٤	٠.٢٩	٥٠	٧.٨	١٩.٤	٥٨.٤	غياضة
٢.٠٥	١.٨٧	٠.٢	٠.٤٨	٠.٢٩	٢١.٧	٣.٧	٧.٦	١٠.٧	الجزيرة
٢.٠٧	١.٥٨	٠.٣	٠.٥٩	٠.٣٩	٨٧.٤	١٤.٢	٢٩.٤	٢٤٠.٤	الفقيرة
١.٣٩	١.٩٦	٠.٢	٠.٥١	٠.٢٦	٣٠.١	٦.٨	٩.٥	١٨.٧	الحبية
٤.١٢	٢.٤٨	٠.١	٠.٤	٠.١٦	٢٤٩.٨	١٩.٣	٧٩.٧	٨٠٢.١	الشيخ
١.٥٥	١.٨٥	٠.٣	٠.٥٧	٠.٢٩	٤٨.١	٩.٢	١٤.٣	٥٣.٥	الزاوية
٤.٠٧	١.٧٤	٠.٢	٠.٥٢	٠.٣٢	٣٣.١	٢.٨	١١.٤	٢٨.٦	جنوب قرارة
٢.٨٧	١.٩٣	٠.١	٠.٤١	٠.٢٦	٨٣.٥	١١.٤	٣٢.٨	١٤٧.٤	شارونة

٢٠.٦	١٥.٣	١.٦	٣.٩	٢.٣	٦٠٣.٧	٧٥.٢	٢٠٤.١	١٣٥٩.٨	المجموع
٢.٦	١.٩	٠.٢	٠.٥	٠.٣	٧٥.٥	٩.٤	٢٥.٥	١٧٠	المتوسط

المصدر: إعداد الطالب اعتماداً على القياسات المورفومترية من الخرائط

الطبوغرافية مقياس ١: ٥٠٠٠٠، وتحليل نماذج الارتفاع الرقمي DEM، باستخدام برنامج Arc Map10.3.

٥- تتراوح نسبة الاستدارة لأحواض تصريف المنطقة بين ٠.١٦ في حوض وادي الشيخ و ٠.٣٩ في حوض وادي الفقيرة، وقد بلغ متوسط قيمة الاستدارة ٠.٢٨ مما يشير إلى تقارب معظم أو كل أحواض التصريف من متوسط معامل الاستدارة، ويشير ذلك إلى أن الأحواض المستطيلة أو التي تميل إلى الاستطالة يكون التصريف المائي فيها أكثر انتظاماً وأقل في كمية المياه، نظراً لقصر روافده، في حين أن الأحواض التي تميل للاستدارة تتسم بأنها أكثر في كمية المياه، حيث تتجمع المياه في مصبات غالبية الروافد في منطقة واحدة مركزية، ومع حدوث عمليات الجريان في تلك الروافد فإن الجريان يصل غالباً إلى تلك المنطقة المركزية في آن واحد تقريباً (صالح، ١٩٨٩، ص ٣٥)، ونجد إن الأحواض مستطيلة الشكل ينخفض فيها معدل الجريان نظراً لطول الفترة الزمنية التي تقطعها المياه حتى تصل إلى المصب، تبين وجود علاقة طردية بين كل من معامل الاستطالة و معامل الاستدارة والتي بلغت قيمتها (٠.٧٧)، (شكل رقم ٤)، ومن الراجح أن ارتفاع قيمة المعامل هنا ترجع إلى ضعف التضرس، وقلة الانحدارات، وانتشار الشقوق والفواصل، مما ساهم في سرعة تأكلها بفعل عوامل التعرية وعمليات التجوية.



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ، جدول رقم (١).

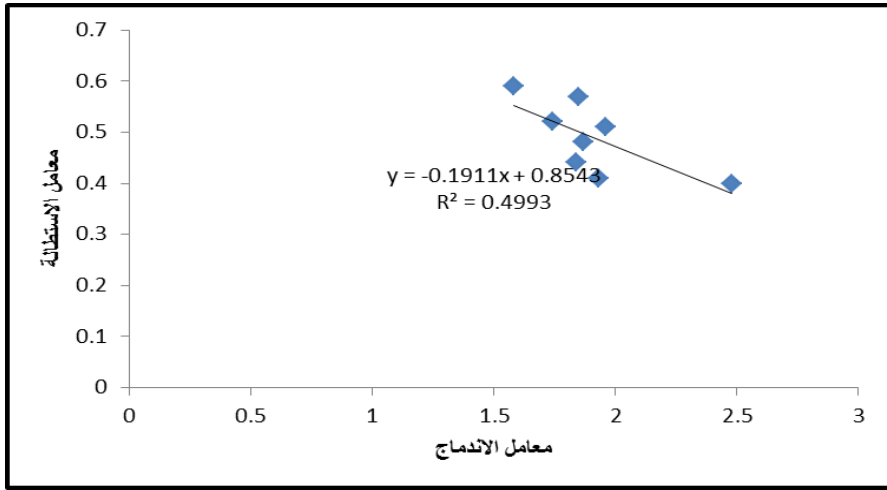
شكل (٤) العلاقة بين مساحة الأحواض ومحيط الأحواض.

٦- تراوحت قيمة معامل الشكل بين ٠.١ بحوض الشيخ ، و ٠.٣ في حوض الفقيرة ، وهو ما يدل على أن هذه الأحواض تأخذ الشكل المثلث الناتج عن ارتفاع معامل استطالتها على حساب معامل الأستدارة، ومن ثم تنخفض درجة خطورة الجريان السيلبي فيها. وكذلك تراوحت قيم معامل الاندماج في أحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين ١.٥٨ و ٢.٤٨ ، حيث سجل حوض الفقيرة أقل قيمة لمعدل الاندماج ، بينما سجل حوض الشيخ أكبر قيمة ، في حين تراوحت القيم في الأحواض

سبق ارتفاع قيم معامل الإندماج في الأحواض التي تنخفض فيها قيم معامل الأستطالة، مما يشير إلى وجود علاقة عكسية بينهما والتي بلغت قيمتها

(- ٠.٧٠)، شكل رقم (٥) . بينما بلغ متوسط قيم نسبة الطول إلى العرض في المنطقة نحو ٢.٦، حيث تراوحت هذه القيم بين ٤.١٢ في حوض الشيخ ، و ١.٣٩ في حوض الحبية ، في حين تراوحت بين ١.٥٥ و ٢.٨٧ في باقي أحواض التصريف بمنطقة الدراسة.

٧- بلغ المتوسط العام لقيم نسبة الطول/العرض بأحواض تصريف منطقة الدراسة نحو ٢.٦ وهي قيمة مرتفعة تشير إلى زيادة أطوال الأحواض بالنسبة لعرضها، مما يؤكد ميل أحواض المنطقة إلى الاستطالة كما سبق الذكر، كما يؤكد أنها مازالت في مرحلة الشباب، وربما تعمل الظروف المناخية والجيولوجية الحالية على استمرار هذه المرحلة لفترة من الزمن.



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ، جدول رقم (١).

شكل (٥) العلاقة بين معامل الاندماج ومعامل الاستطالة.

يوضح الجدول رقم (٢) ، والشكل رقم (٦) ، خصائص شبكة التصريف لأحواض التصريف المائي بمنطقة الدراسة والذي يتضح منه مايلي :-

١- تراوحت أعداد المجارى فى الأحواض بين (١٣ - ١٠٥٣ مجرى) ، بمتوسط ٢٢٩.٣ مجرى ، وتعد الأحواض التي تضم عدداً كبيراً من المجاري ذات كفاءة عالية فى عملية نقل الجريان ، والعكس صحيح ، فزيادة عدد المجاري يعني أن جزءاً كبيراً من الأمطار الساقطة سوف تتلقاه هذه المجارى وهذا من شأنه يقلل من عمليات التسرب، عنه فى أجزاء الأحواض المحيطة بهذه المجاري(صالح، ١٩٩٩، ص ٥٣). ويعنى ذلك زيادة احتمال الجريان السيلبي وخطورته فى الأودية التي تضم عدد أكبر من الروافد المائية. يتضح من مصفوفة الارتباط بين متغيرات أودية الدراسة أن هناك علاقة طردية قوية بين عدد المجاري ومساحة حوض التصريف بلغت ٠.٩٩ ، شكل رقم (٧).

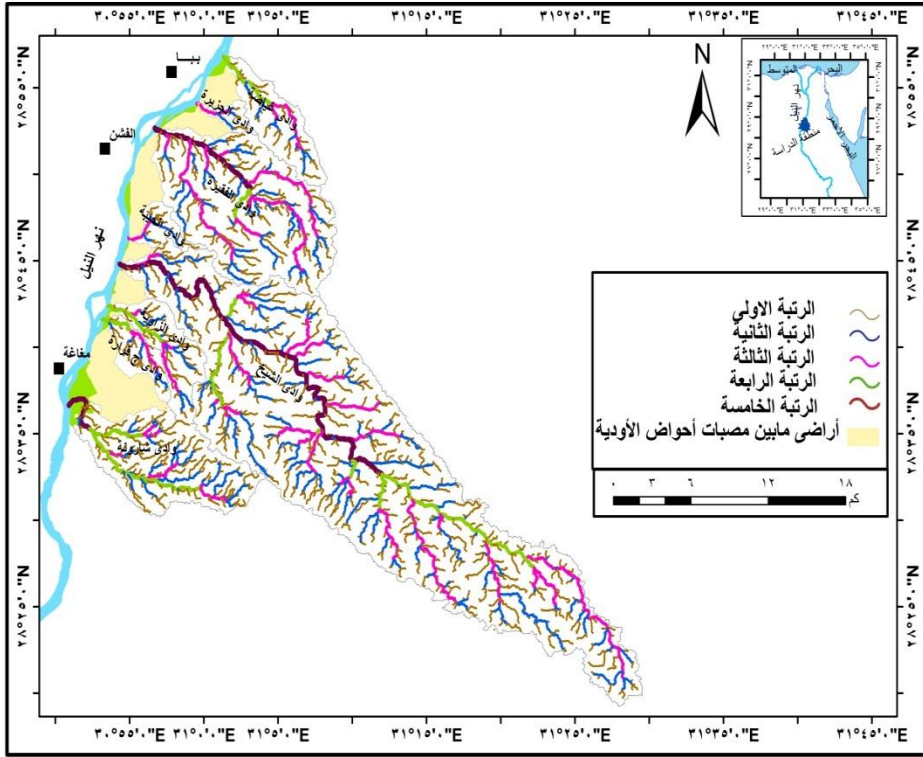
٢- تراوحت أطوال المجارى لأحواض التصريف بين (١٢.٩ - ٩٤٦.٨ كم) ، بمتوسط بلغ ٢١٢.٢ كم، وتمثل دراسة أطوال المجاري أهمية بالغة لما لها من تأثير واضح على حجم التصريف وشكل الحوض، حيث إن زيادة أطوال المجاري تعمل على التقليل من سرعة التيار خصوصاً فى حالة اتساع المجرى مما يؤدي إلى انخفاض كمية الرواسب المنقولة إلى المراوح الفيضانية ومن ثم تقل

مساحتها، ويحدث العكس في حالة قصر أطوال تلك المجاري وقلة اتساعها فتزيد من سرعة المياه وكمية الرواسب المنقولة إلى المراوح الفيضية ومن ثم تزيد مساحتها (Gregory, 1977, pp 3-4)، كما تتناسب أطوال المجاري تناسباً عكسياً مع إمكانية حدوث السيول، فمع زيادة الأطوال يزيد طول الرحلة بالنسبة للجريان مما يساعد على زيادة الفواقد والتقليل من احتمالية حدوث السيول العالية والعكس.

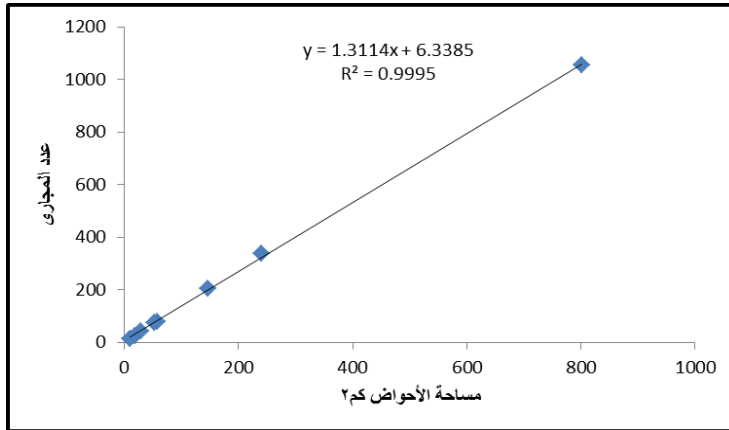
جدول رقم (٢) الخصائص المورفومترية لشبكات التصريف.

أسم الحوض	أطوال المجاري	اعداد المجاري	معامل التضرس	كثافة التصريف	قيمة الوعورة	التضاريس النسبية	الرقم الجيومترى	التكامل المسومتري	درجة التحدار سطح الحوض
غياضة	٦٦.٢	٧٩	٠.٠٠٥	١.١	٠.١٢	٠.٢٢٠	٠.٣٨	٠.٥٣	٠.٣٢
الجزيرة	١٢.٩	١٣	٠.٠١٢	١.٢	٠.١	٠.٤١٥	٠.١٥	٠.١١	٠.٦٧
الفقيرة	٣١٠.٧	٣٣٨	٠.٠٠٩	١.٣	٠.٣٤	٠.٣٠٨	٠.٦٦	٠.٨٩	٠.٥٢
الحبية	٢٤.٦	٢٧	٠.٠٢٢	١.٣	٠.٢٧	٠.٦٩٧	٠.٢١	٠.٠٨	١.٢٦
الشيخ	٩٤٦.٨	١٠٥٣	٠.٠٠٤	١.٢	٠.٤٦	٠.١٥٦	١.٦٤	٢.٠٥	٠.٢٨
الزاوية	٧٣.٦	٧٧	٠.٠١٦	١.٤	٠.٣١	٠.٤٧٨	٠.٣٤	٠.٢٣	٠.٩٢
جنوب قرارة	٤١.٩	٤٣	٠.٠١٧	١.٥	٠.٢٩	٠.٦٠٤	٠.٢٩	٠.١٤	١.١
شارونة	٢٢٠.٩	٢٠٤	٠.٠٠٨	١.٦	٠.٤٣	٠.٣٤٧	٠.٨٥	٠.٥	٠.٥
المجموع	١٦٩٧.٦	١٨٣٤	٠.٠٩٣	١.٠٦	٢.٣	٣.٢	٤.٥	٤.٥	٥.٦
المتوسط	٢١٢.٢	٢٢٩.٣	٠.٠١١	١.٣	٠.٢٩	٠.٤	٠.٦	٠.٦	٠.٧

المصدر: إعداد الطالب اعتماداً على القياسات المورفومترية من الخرائط الطبوغرافية مقياس ١:٥٠٠٠٠، وتحليل نماذج الارتفاع الرقمي DEM ، باستخدام برنامج Arc Map10.3.



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على الخرائط الطبوغرافية مقياس ١ : ٥٠.٠٠٠ ، وتحليل نماذج الارتفاع الرقمي DEM ، باستخدام برنامج Arc Map 10.3 .
شكل (٦) شبكة التصريف المائي بمنطقة الدراسة.

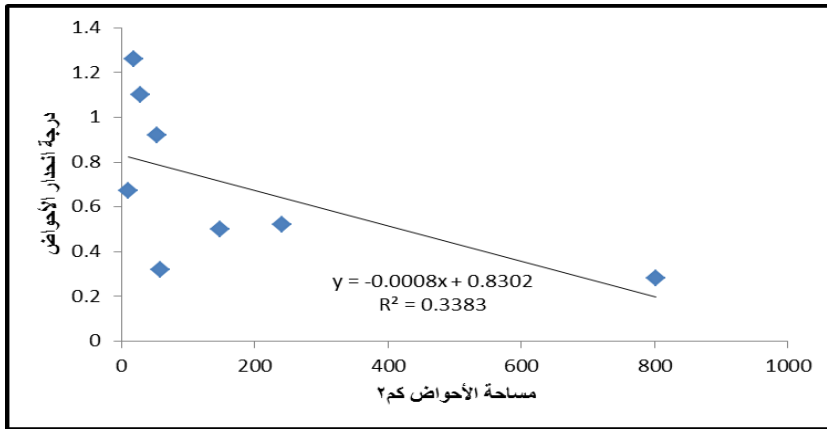


المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ،جدول رقم (١) ورقم (٢) .
شكل (٧) العلاقة بين مساحة أحواض التصريف وعدد المجارى.

٣- تراوحت قيم معامل التضرس في أحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين ٠.٠٠٤ في حوض الشيخ، و٠.٠١٧ في حوض جنوب قرارة الذي يمثل أعلى القيم . بينما تراوحت قيم كثافة التصريف بين ١.١ كم^٢/كم^٢ في وادي غياضة و ١.٦ كم^٢/كم^٢ في وادي شارونة ، وبلغ متوسط كثافة التصريف ١.٣ كم^٢/كم^٢، ويرجع إنخفاض الكثافة التصريفية بأحواض منطقة الدراسة إلى ظروف الجفاف وصغر المساحة لمعظم أحواض المنطقة. كما تتباين قيم الوعورة فيما بينها حيث بلغت أذناها في حوض الجزيرة ٠.١ ، وبينما بلغت أعلاها في حوض الشيخ ٠.٤٦ ، بمتوسط بلغ ٠.٢٩ وهو ما يعكس المرحلة التحتائية التي يمر بها أحواض تصريف المنطقة. وبذلك فهي تعكس علاقة مركبة متبادلة بين كل من تضرس الحوض وطوال المجاري والمساحة الحوضية (Strahler, 1964, P. 467).

٤- تراوحت قيم التضاريس النسبية في أحواض منطقة الدراسة بين ٠.١٥٦ في حوض الشيخ ، و٠.٦٩٧ في حوض الحبيبة، وهو ما يعكس قلة مقاومة الصخور لعوامل التعرية ، حيث أن ٩٥.٧% من تكوينات المنطقة صخور جيرية و ٤.٣% رواسب حصوية ورملية ورواسب الأودية. وتوجد علاقة ارتباط سالبة بين التضاريس النسبية ودرجة مقاومة الصخور لعوامل التعرية عند ثبات الظروف المناخية (Schumm, 1954, P. 217) فتدل القيم المنخفضة على شدة مقاومة الصخور، في حين تشير القيم المرتفعة إلى ضعف تلك المقاومة، وقد ترتفع قيمة التضاريس النسبية بزيادة أعداد مجاري الرتبة الأولى، وتقل بإنخفاض أعدادها، كما يدل إنخفاض قيمة التضاريس النسبية على زيادة متوسط أطوال المجاري المائية، (Gregory&Walling, 1973, p42)، بينما تراوحت قيم الرقم الجيومترى بين ٠.١٥ في حوض الجزيرة ، و ١.٦٤ في حوض وادي الشيخ، وهو ما يؤكد على قلة انحدار سطح أحواض التصريف بالمنطقة . تراوحت قيم التكامل الهيسومتري بين ٢.٠٥ في حوض الشيخ، و ٠.٠٠٨ في حوض الحبيبة ، وتدل زيادة قيم التكامل الهيسومتري على كبر المساحة الحوضية نتيجة عظم الكثافة التصريفية لهذه الأودية مع إنخفاض قيم تضاريسها الحوضية ، مما يشير إلى كبر المساحة التجميعية للأحواض على حساب تضاريسها الحوضية ، ومن ثم يدل على التقدم العمرى للحوض ، ويعنى هذا أن قيم التكامل الهيسومتري تتناسب طردياً مع الفترة التي قطعها الحوض من دورته التحتائية والعكس صحيح (جودة وآخرون ، ١٩٩١ ، ص ص ٣٢٦ - ٣٢٨)، وهذا يدل على تأثر أحواض التصريف بعوامل التعرية المختلفة.

٥- تراوحت قيم درجة الانحدار بأحواض التصريف بمنطقة الدراسة بين ٠.٢٨ في حوض الشيخ، و١.٢٦ في حوض الحبية، ويمكن القول أن الأحواض الكبيرة المساحة تتميز بانخفاض درجة انحدار سطوحها مقارنة بالأحواض الصغيرة المساحة، وهذا ما أكدته العلاقة العكسية بين درجة الانحدار والمساحة والتي بلغت قيمتها الارتباطية - ٠.٥٨، شكل رقم (٨).



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ، جدول رقم (١) ورقم (٢).

شكل (٨) العلاقة بين مساحة الأحواض ودرجة انحدارها.

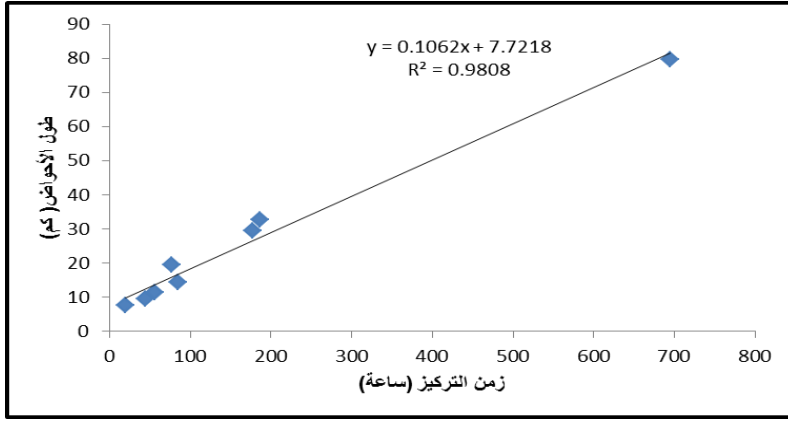
ثانياً- الخصائص الهيدرولوجية والميزانية الهيدرولوجية لأحواض منطقة الدراسة:-

يوضح الجدول رقم (٣) الخصائص والميزانية الهيدرولوجية لأحواض منطقة الدراسة والذي

يتضح منه مايلي:-

١- يعد زمن التركيز من المعاملات المهمة عند دراسة هيدرولوجية أحوض التصريف، حيث يفيد في معرفة الفترة الزمنية اللازمة لانتقال المياه من أبعد نقطة على محيط الحوض إلى مخرج الحوض، وكلما زادت الفترة الزمنية دل ذلك على أن حوض التصريف يتسم بمعدلات خطورة منخفضة والعكس صحيح، فالأحواض التي تسجل زمن تركيز منخفض تتميز باحتمالية خطورة مرتفعة نتيجة لوصول كميات كبيرة من المياه إلى المجاري النهرية بعد وقت قصير من سقوط الأمطار. وتراوح زمن التركيز بين ١٩.٩ و ٦٩٤.٥ دقيقة لحوضي الجزيرة والشيخ على التوالي، وبذلك تتأكد العلاقة الطردية القوية بين زمن التركيز وطول الحوض والتي بلغت ٠.٩٩، شكل

رقم (٨)، وبالتالي تفيد دراسة زمن التركيز في معرفة الوقت الذى تقطعه المياه للوصول إلى المصب. مما يفيد في إنشاء محطات الإنذار المبكر.



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ، جدول رقم (١) ورقم (٣).

شكل (٨) العلاقة بين زمن التركيز وطول الأحواض.

جدول (٣) الخصائص الهيدرولوجية والميزانية الهيدرولوجية لأحواض التصريف الرئيسية.

الميزانية الهيدرولوجية						الخصائص الهيدرولوجية					أسم الوادي
صافي الجريان ألف ٣م	سرعة الجريان كم / ساعة	إجمالي الفاقد ألف ٣م	التسرب خلال زمن التصريف ألف ٣م	التسر ب خلال زمن التباطؤ ألف ٣م	إجمالي التبخر خلال زمن التصريف ألف ٣م	كمية الأمطار الساقطة (مليون ٣م)	زمن التصريف ف (ساعة)	حجم التصريف ف (٣م) / (ث)	زمن التباطؤ دقيقة (زمن التركيز (ساعة) (
٣٣٦. ٥	١٧.٣	١٦٣. ٥	٦٠.٥	٥٢.٤	٥٠.٦	٠.٥	٢.١	٥٨.٣	٣.٤	٧٦.٥	غياضة
٨٨.٦	٢٢	١١.٤	٥.٧	٢.٩	٢.٨	٠.١	٠.٦	١٢.٧	١.١	١٩.٩	الجزيرة
١٤٠ ٢.٩	١١.٥	٤٩٧. ١	٢٠.٩	٢٣١. ٧	٢٤٤.٥	١.٩	٢.٥	٢٠٨. ٤	٣.٩	١٧٧. ٤	الفقيرة

١٨٦. ٧	١٥	١٣.٣	٤.١	٣.٥	٥.٧	٠.٢	٠.٨	٢٠.٩	١	٤٣.٨	الحبيبة
٢١٨ ٠	٨.٥	٤٣٢ ٠	١٠.٣	١٨٨ ٤.٩	٢٤٢٤. ٨	٦.٥	٧.٥	٦١٦. ٤	٩.٤	٦٩٤. ٥	الشيخ
٣٤٩. ٧	١٣.٣	٥٠.٣	١.٢	١٩.٧	٢٩.٤	٠.٤	١.٤	٥٣.٩	١.٥	٨٥	الزاوية
١٨٠. ٥	١٤.٨	١٩.٥	٠.٢	٧.٨	١١.٥	٠.٢	١	٣٠.٧	١.٥	٥٦	جنوب قرارة
٨٩٦. ٣	١١.٢	٣٠٣. ٧	٦.٩	١٤٧. ٣	١٤٩.٥	١.٢	٢.٥	١٣٤. ٢	٤	١٨٦. ٨	شارونة
٥٦٢ ١.٢	١١٣. ٦	٥٣٧ ٨.٨	١٠٩.٨	٢٣٥ ٠.٢	٢٩١٨. ٨	١١	١٨.٤	١١٣٥ .٥	٢٥.٨	١٣٣ ٩.٩	المجموع
٧٠٢. ٧	١٤.٢	٦٧٢. ٤	١٣.٧	٢٩٣. ٨	٣٦٤.٩	١.٤	٢.٣	١٤١. ٩	٣.٢	١٦٧. ٥	المتوسط

المصدر / إعداد الطالب اعتماداً على المعادلات الرياضية.

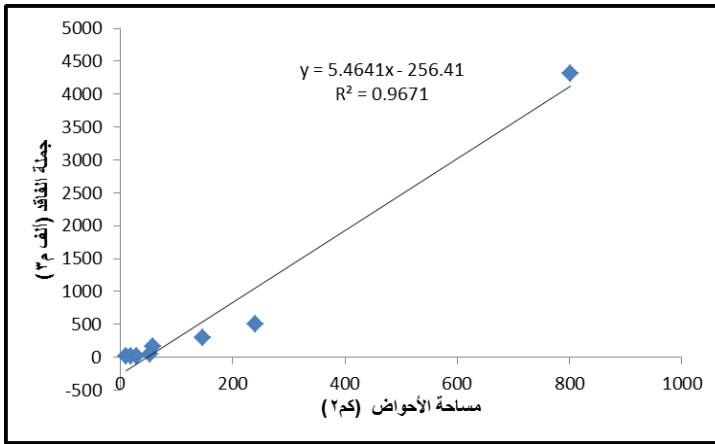
٢- تفيد دراسة زمن التباطؤ في التعرف على الوقت اللازم لبدايات الجريان السطحي بكل حوض تصريف إلى جانب دراسة متوسطات فاقد التسرب الأولى التي تتم خلال هذا الزمن ، والتي تفيد في حساب جملة الفاقد من أحواض التصريف، ويتراوح زمن التباطؤ في منطقة الدراسة ما بين ١ دقيقة في وادي الحبيبة ، ٩.٤ دقيقة في وادي الشيخ ، و يبلغ متوسط زمن التباطؤ بأحواض التصريف ٣.٢ دقيقة. وهي فترة صغيرة تساهم في رفع درجة خطورة الجريان السيلبي في أودية المنطقة.

٣- بلغ متوسط قيم حجم التصريف بالأحواض ١٤١.٩ م^٣ / ثانية ، وتتراوح قيم هذا المعامل بين ١٢.٧ م^٣ / ثانية في حوض الجزيرة و ٦١٦.٤ م^٣ / ثانية في حوض وادي الشيخ ، مما يعني وجود تفاوت كبير في معدل التصريف بالأحواض ويرجع ذلك إلى تباين مساحة أحواضهما ، حيث تبين وجود علاقة طردية قوية بين مساحة الحوض وحجم التصريف بلغت ٠,٩٩ .

٤ - يصل المتوسط العام لزمان تصريف الأحواض إلى ٢.٣ ساعة ، وقد تراوحت قيم هذا المعامل بين ٠.٦ ساعة في حوض الجزيرة و ٧.٥ ساعة في حوض الشيخ ، ويلاحظ تباين زمن التصريف ما بين أحواض التصريف تبعاً لاختلاف الأحوال المناخية والخصائص المورفومترية والمورفولوجية وخاصة أبعاد حوض التصريف وانحداره فضلاً عن كمية الأمطار الساقطة أثناء العاصفة المطرية.

٥ - بلغ إجمالي كمية الأمطار الساقطة على أحواض منطقة الدراسة نحو (١١ مليون متر^٣) بمتوسط ١.٤ مليون متر^٣ للحوض الواحد ، وسجل حوض وادي الجزيرة أقل قيمة بين الأحواض (٠.١ مليون متر^٣) في حين بلغ حوض وادي الشيخ أكبر قيمة (٦.٥ مليون متر^٣) ، ويلاحظ تباين في كمية المياه المتوقعة سقوطها من حوض تصريف إلى آخر ، ويرجع ذلك لتفاوت مساحة أحواض التصريف من جهة واختلاف أكبر كمية مطر سقطت في يوم واحد من جهة أخرى .

٦ - تراوحت جملة الفاقد بين (١١.٤ ألف م^٣ في حوض الجزيرة - ٤٣٢٠ ألف م^٣ في حوض الشيخ) ، بمتوسط بلغ ٦٧٢.٤ ألف م^٣ ، ويلاحظ وجود وعلاقة طردية قوية بلغت قيمتها (٠.٩٨) بين مساحات الأحواض والفاقد بالتبخّر، شكل رقم (٩)، وهي أقل الأحواض خطورة في حالة حدوث الجريان بسبب زيادة الفاقد بالتبخّر .



المصدر : إعداد الطالب اعتماداً على ، جدول رقم (١) ورقم (٣).

شكل (٩) العلاقة بين مساحات الأحواض وجملة الفاقد .

٧ - بلغ المجموع الكلي لصافي الجريان بأحواض التصريف ٥٦٢١.٢ ألف م^٣ بمتوسط عام بلغ ٧٠٢.٧ ألف م^٣ للحوض الواحد، وتتراوح قيم صافي الجريان بين ٨٨.٦ ألف م^٣ في وادي

الجزيرة و ٢١٨٠ ألف م ٣ في وادي الشيخ . ويلاحظ زيادة صافي الجريان في أكبر أحواض التصريف من حيث المساحة، بالإضافة إلى زيادة حجم كمية المياه الساقطة على تلك الأحواض. ٨- بلغ متوسط سرعة جريان المياه بأحواض منطقة الدراسة ١٤.٢ كم/ساعة، وقد تراوحت قيم سرعة جريان المياه بين ٨.٥ كم/ساعة في حوض وادي الشيخ، ٢٢ كم/ساعة في حوض وادي الجزيرة، وتفيد دراسة سرعة جريان المياه داخل أحواض منطقة الدراسة في التعرف على المسافة التي تقطعها المياه من المنبع وحتى المصب.

ثالثاً- درجة خطورة أحواض التصريف:

يتضح من دراسة الخصائص المورفومترية والخصائص والميزانية الهيدرولوجية لأحواض وشبكات التصريف بمنطقة الدراسة، مدى تأثير تلك المتغيرات على أحواض التصريف ودرجة خطورتها، ولذلك تم دراسة تلك المتغيرات وفقاً لمصفوفة لمصفوفة الوزن النسبي للأحواض تبعاً لشدة خطورة الجريان السيلي بها، عن طريق إعطاء قيم لكل متغير، حيث يعبر المتغير $H =$ تعنى درجة خطورة عالية وأخذت القيمة ٤ في الوزن، و $M =$ تعنى درجة خطورة متوسطة واخذت القيمة ٣، و $L =$ تعنى درجة خطورة ضعيفة واخذت القيمة ٢، وتم جمع تلك الأوزان وتصنيف درجات الخطورة لأحواض التصريف من خلال قيم الوزن النسبي لكل حوض، والجدول رقم (٤)، يوضح نتائج المصفوفة ومن خلاله يمكن تصنيف درجات خطورة الأحواض إلى الفئات الآتية، (شكل رقم ١٠):

جدول (٤) مصفوفة الوزن النسبي لأحواض التصريف بمنطقة الدراسة.

الوادي	التضاريس	الخط	الاستطالة	الاستدارة	معدل الانحدار	الارتفاع	الوعورة	زمن التركز	سرعة جريان	التباطؤ	الارتفاع	زمن التصريف	صافي الجريان	التشعب	التسرب	للحوض	الوزن النسبي
غياضة	M	M	L	M	L	L	H	M	H	M	M	M	M	M	L	L	٤٨
الجزيرة	H	H	M	M	M	M	H	H	H	L	H	H	L	L	M	M	٥٥
الفقيرة	L	M	H	L	M	M	L	L	M	M	M	M	M	H	H	L	٤٦
الحبية	H	H	M	M	H	H	H	H	M	L	H	H	M	L	M	M	٥٧
الشيخ	L	M	L	L	L	L	L	L	L	H	L	L	H	H	L	L	٤٢
الزاوية	M	M	L	M	M	H	M	M	M	M	M	M	M	M	H	H	٥٣

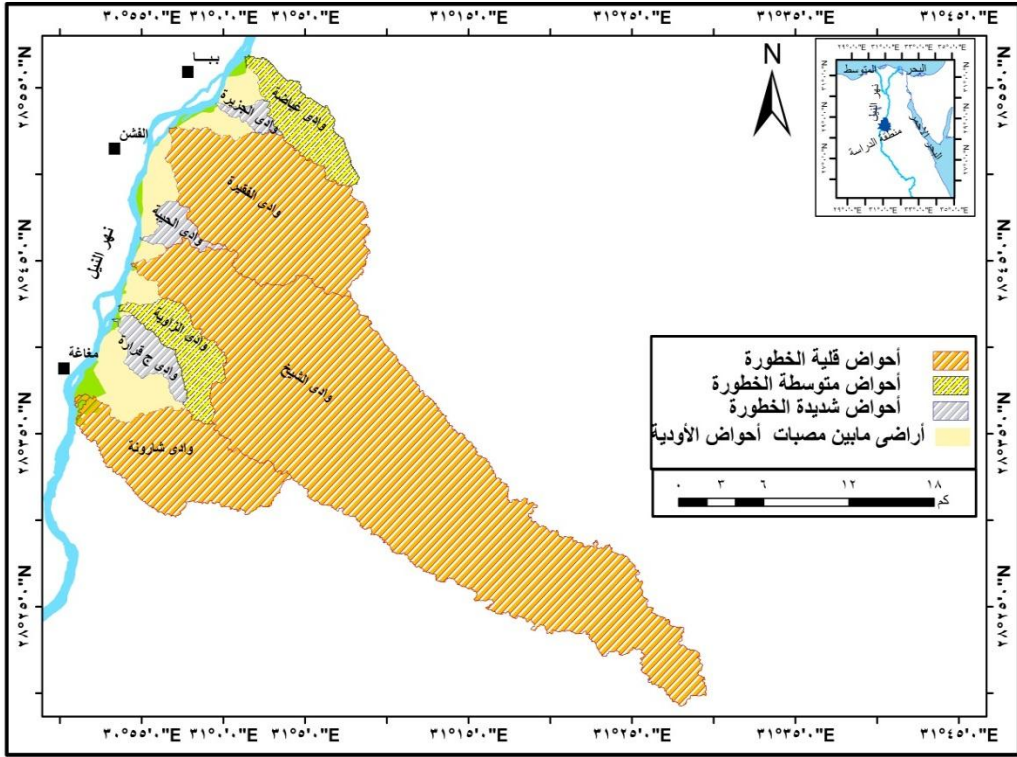
			M	H			M		M		H	H						جنوب
٥٧	H	L			H	L		H		H			L	M	M	H	H	قرارة
٤٧	M	H	H	M	M	M	L	L	L	M	M	H	M	L	L	L	L	شارونة

H = تعنى درجة خطورة عالية وأخذت القيمة ٤ في الوزن ، و M = تعنى درجة خطورة متوسطة

واخذت القيمة ٣ ، و L = تعنى درجة خطورة ضعيفة واخذت القيمة ٢

١- أحواض قليلة الخطورة : تضم هذه الفئة حوض وادى أبوشيح ، ووادى شارونة، ووادى الفقيرة، وتعد أقل أحواض المنطقة خطورة ؛ نظراً لارتفاع قيم زمن التركيز والتباطؤ ، وأيضاً لأنها أكثر أحواض التصريف من حيث الطول ، حيث بلغ طولها ٧٩.٧ كم ، ٣٢.٨ كم ، ٢٩.٤ كم على التوالي، هذا بالإضافة إلى قله انحدارها ، ووجود غطاء من الرواسب الخشنة والناعمة بقيعان المجارى الرئيسية، وارتفاع قيم التسرب والتبخر، والذي يرجع إلى كبر مساحتها من جهة ارتفاع قيم زمن تصريفهم من جهة أخرى، مما يساعد على زيادة معدلات النفاذية نتيجة ارتفاع معدلات النفاذية ومساميتها ، حيث يمكن انذار السكان واتخاذ الوسائل السريعة في حالة حدوث الجريان.

٢- أحواض متوسطة الخطورة : تضم هذه الفئة حوضين فقط وهما حوض وادى غياضة، ووادى الزاوية ، هما من الأحواض متوسطة المساحة التي ترتفع بها نسب الفواقد ويقل بها الانحدار، ومن المرجح أن يكون السبب في انخفاض درجة خطورة تلك الأحواض يرجع إلى انخفاض قيم صافي الجريان في تلك الأحواض ، وارتفاع معدلات الفاقد بالتبخر والتسرب.



المصدر: إعداد الطالب اعتماداً على قيم الوزن النسبي، جدول رقم (٤) ، باستخدام برنامج Arc Map10.3 .

شكل (١٠) تصنيف درجات خطورة أحواض التصريف وفقاً لقيم الوزن النسبي .

٣- أحواض شديدة الخطورة : تشمل أحواض التصريف التي تلائم معظم خصائصها حدوث سيول قوية من الدرجة الأولى وتضم ثلاثة أحواض (الجزيرة ، والحبيبة ، وجنوب قرارة) ، ويلاحظ أنها في أغلبها من الأحواض صغيرة المساحة التي تنخفض بها نسب الفواقد وترتفع بها نسب صافي الجريان بالنسبة لتلك الفواقد وتتميز بقصر الأطوال وشدة الانحدار، مما يؤكد حقيقة أن الأحواض صغيرة المساحة في الأقاليم الجافة تمثل خطورة أكبر في حالة حدوث السيول.

رابعاً- أخطار الجريان السيلبي علي استخدام الأرض بمنطقة الدراسة :

يتضح من دراسة العوامل الهيدرولوجية والعوامل المورفومترية لأحواض وشبكات التصريف أن منطقة الدراسة تتعرض لبعض الآثار السلبية الناتجة عن الجريان السيلبي بأحواض منطقة الدراسة ،

والمتمثلة في أخطار الجريان على أشكال النحت والإرساب ، والتربة والزراعة، والبنية التحتية وفيما يلي عرض لهذه الاخطار :-

١- أخطار الجريان السيلبي المرتبطة بالنحت المائي .

تلعب مياه الأمطار التي سقطت على منطقة الدراسة أثناء الفترات المطيرة وكذلك مياه السيول التي تحدث خلال العواصف المطيرة دوراً في عمليات النحت من خلال تأثيرها في تعديل أشكال المنحدرات على الحافة. كما تلعب الغطاءات المائية دور في التقاط المفتتات الصخرية من أعالي المنحدرات فيما يعرف بغسل المنحدرات والتي تزداد كفاءتها على المنحدرات هينة الانحدار (Cooke&Doornkamp, 1977, p.201)، وبالاتجاه نحو أسفل المنحدر تزداد كمية المياه والمفتتات التي تحملها، ومن ثم تزداد معدلات النحت ويشد الانحدار، وتتكون الأجزاء العليا المحدبة من المنحدرات؛ ومع تركيز الجريان على الأجزاء الوسطى والدنيا من المنحدرات تتكون المنحدرات المقعرة نتيجة لنشاط عمليات النحت والترسيب، حيث تزيد طاقة المنحدر على النحت في الجزء الأوسط، بينما تختفي طاقته على النحت تماماً في قطاعه الأدنى الممتد عند أقدم المنحدر (Small, 1978, p. 195)، هذا بالإضافة إلى تأثير المياه المنحدرة على واجهة الحافة على الجانب الشرقي لوادي الفيرة أثناء فترات العواصف المطيرة والتي تتخلل مواضع الفواصل والشقوق والصدوع لتمارس عليها عمليات النحت حيث تعمل على توسيعها والتحامها مع بعضها البعض في شكل مسيلات ، صورة رقم (١) .

٢- أخطار الجريان السيلبي المرتبطة بالإرساب المائي:

تتعدد صور تأثير الجريان السيلبي على أشكال الإرساب المائي كما يلي:-

أ- أخطار الجريان السيلبي على المراوح الفيضية .

تعتبر المراوح الفيضية إحدى الظواهر الجيومورفولوجية التي نشأت بفعل الإرساب عند نهاية الأودية الحافة، وتتسم بأن قطاعها الطولي يتميز بالتقعر بينما قطاعها العرضي يتميز بالتحدب نظراً لتراكم الرواسب في وسط المروحة (التركماني ، ٢٠٠١، ص ١٢٦) ، والمراوح الفيضية مرتبطة ارتباطاً تاماً بالقطاع الطولي لحوض التصريف، وهي مع بعضها تعطي صورة على كفاءة شبكة التصريف، وتعاونها في نقل الرواسب من سطوح أحواض التصريف عبر كل هذه المسافات حتى إرسابها عند مخرج الوادي مكونة المروحة الفيضية.

وتعد دراسة تأثير السيول على مراوح أحواض المنطقة دراسة مهمة في بيان كيفية حمايتها لاستغلالها الاستغلال الأمثل حالياً ومستقبلاً في بعض مجالات التنمية الزراعية والصناعية ، مما

يجعلها منطقة جذب ، ويترتب على حدوث الجريان السيلبي جرف و إزالة كل مايقابله من مراكز عمرانية ومزارع موجودة على أسطح تلك المراوح أوبالقرب منها . ومن أبرز الامثلة على ذلك تعرض قرية الفقيرة التي تقع على مروحة وادى الفقيرة ، ومروحة وادى الشيخ للتدمير بفعل السيول التي حدثت نوفمبر ٢٠٢٠ (بوابة محافظة بنى سويف ، ٢٠٢٠).



صورة (١) أحد المسيلات الناتجة عن التعرية المائية على منحدرات الحافة الهضبية على الجانب الشرقى بالقرب من وادى الفقيرة (ناظراً صوب الشمال الشرقى).

ب- أخطار الجريان السيلبي على مخاريط المهشيم

تلعب المسيلات المائية المنتشرة على منحدرات الحافة أثناء العواصف المطيرة دوراً كبيراً في نقل بعض رواسب هذه المخاريط وإرسابها على بعض الأجزاء الدنيا من المنحدرات في هيئة رواسب تتميز بقلبة انحدارها، وطول المسافات الأرضية التي تغطيها، وبوجهٍ عامٍ تتعرض رواسب المخروطات لعمليات التحلل والتفكك بعد تكونها عند أقدام الحافات، فتقل أحجامها بمرور الوقت، ويعمل تراكم تلك الرواسب على جوانب المنحدرات التي تسمح درجات انحدارها باستقرارها على حماية تلك المنحدرات من عوامل التشكيل المختلفة، كما أن تراكم المفتتات على بعض الأجزاء قد يؤدي إلى تكوين منحدرات مستقيمة، خاصةً في القطاعات العليا، بينما تتكون عند أقدامه عناصر مقعرة (حجاب ، ٢٠١٣، ص ٨٠). وقد لاحظ الطالب خلال الدراسة

الميدانية، انتشار مخاريط الهشيم عند أقدام الحافة الشرقية لمنطقة الدراسة، كما يرجع تراكم تلك المخاريط إلى فعل عمليات التجوية في ظل انتشار الفواصل والشقوق وندرة الغطاء النباتي وسيادة ظروف الجفاف، صورة رقم(٢).



صورة (٢) مفتتات الهشيم أسفل منحدرات حافة جبل قرارة وانتشار الفواصل وتراكم الرواسب المفككة أسفل الحافة، ناظراً صوب الغرب .

٣- أخطار الجريان السيلبي على التربة والزراعة :

يلعب الجريان السيلبي دوراً مؤثراً على الأراضي الزراعي التي تم استزراعها خاصة بالأجزاء الدنيا من الأودية؛ حيث ساعدت الانحدارات الهينة واتساع مجارى الأودية على التوسع في عمليات الاستصلاح الزراعي، وقد تتعرض تلك الأراضي لعمليات التجريف خلال الجريان السيلبي . حيث تم تدمير ٤٥ فداناً بناحية قرية الفقيرة الموجودة عند مخرج وادي الفيرة خلال سيل نوفمبر ٢٠٢٠، (صورة رقم (٣)).



المصدر: نادى، ٢٠٢٠، ص ٥٥٠.

صورة (٣) تدمير الأراضي الزراعية بمجرى وادى الفقيرة.

٤- أخطار الجريان السيلى على البنية التحتية :

تعرض شبكة البنية التحتية المتمثلة فى الطرق والمواصلات والصرف وغيرها بمنطقة الدراسة لخطر الجريان السيلى، خاصة وأنها تمتد متعامدة علي مخارج الأودية، حيث تؤدي السيول إلي انهيار جوانب الطرق المرصوفة، وحدوث التشققات بها نتيجة نحت المياه المتدفقة خاصة عندما تكون جوانب الطرق مكسية بمواد هشة يسهل علي المياه إزالتها ، مما يترتب عليه قطع العلاقات المكانية بين مناطق الاستقرار البشري داخل منطقة الدراسة بعضها البعض من جهةٍ ، وقطع علاقاتها بالمناطق المحيطة بها من جهةٍ أخرى، وأبرز مثال على ذلك هو ما نتج عن سيل ٢٠٢٠ حيث نتج عنه قطع طريق قرية الفقيرة والقرى المجاورة ، بسبب تدمير شبكة البنية التحتية ، (صورة رقم (٤)).



المصدر: نادى، ٢٠٢٠، ص ٥٥٠.

صورة(٤) قطع الطريق بين قرية الفقيرة وقرية الجزيرة الشرقية عند مخرج وادى الفقيرة .

خامساً- أساليب وطرق مواجهة أخطار الجريان السيلى :

يمكن مواجهة أخطار السيول من خلال العديد من الأساليب والطرق والتي تعمل على حماية

المرافق وكافة أوجه الاستخدام البشرى فى المنطقة ، ويمكن إنجازها فيما يلى :

- عدم إقامة المناطق السكنية والقرى والمزارع فى بطون الأودية أو عند مصباتها .

- إقامة عدد من السدود بأشكالها المختلفة على الأودية الرئيسية ، أو على روافد الأودية

قبل مصباتها فى المجري الرئيسى ، مع مراعاة أن تكون هذه السدود فى مواقع قبل بداية المراوح

الفيضانية للأودية ، كما يفضل أن تقام فى المناطق خفيفة الانحدار ، وبمواقع تسمح بتجميع مياه

الروافد داخل الوادي ، ومن ثم تعمل على تغذية الخزان الجوفي فى المنطقة ، واستغلالها فى أوجه

النشاط البشرى (صالح ، ١٩٩٤ ، ص ص ١٠٦ - ١٠٧).

- تكسية جوانب الطرق، باستخدام طبقات من الأسمت المسلح، مع استخدام ميول

جانبية، وتختلف هذه التكسية مع اختلاف موقع الطريق بالنسبة لاتجاه جريان السيول.

- الاستفادة من كميات الأمطار الغزيرة التي تسقط على هيئة سيول فى المنطقة من خلال

إنشاء الخزانات الصناعية والهريات والخزانات السطحية للاستفادة من هذه المياه فى عمليات

التمنية .

- سن القوانين والتشريعات التي تمنع إقامة المنشآت والقرى في مسارات السيول. وعدم إصدار أى تراخيص بناء إلا بعد الرجوع إلى الجهات المسؤولة ، لتحديد مدى أمان المناطق التي يراد إقامة منشآت عليها .

- تفعيل دور غرفة ادارة الازمات والكوارث بكل محافظة، وعمل متابعة دورية للمناطق المعرضة للجريان السيلى منذ بداية الجريان وحتى انتهائه، للوقوف على آخر التطورات التي حدثت وحجم الخسائر من أجل وضع خطة عاجلة للبدء فى عملية التنمية من جديد لتلك المناطق.

سادساً: العلاقة بين متغيرات أحواض التصريف :

تكمن أهمية دراسة العلاقة بين متغيرات أحواض التصريف المائي بمنطقة الدراسة فى التعرف على مدى تأثير المتغيرات المختلفة على بعضها البعض والتعرف على نوع العلاقة التي تربط بين هذه المتغيرات. ولهذا فقد اهتمت الدراسة الحالية باستخدام بعض الأساليب الإحصائية التي تعمل على اختزال هذه المتغيرات، وتحديد بعض العوامل المؤثرة فى الظاهرة، والتي تعد مسئولة عن التغيرات المستمرة فى شكل خصائص أحواض التصريف، ومن الأساليب التي اعتمدت عليها الدراسة الحالية ما يلي:

١- التحليل العاملى :

يهدف التحليل العاملى إلى الكشف عن العوامل المشتركة التي تؤثر فى الظاهرة المدروسة، ويلخص العامل الارتباطات القائمة بين الظواهر المختلفة، والفكرة فى التحليل العاملى هى أن العامل هو السبب الرئيسى والمباشر لوجود الارتباط القائم بين أى ظاهرتين محل الدراسة. ويفسر العامل الأول دائما أكبر نسبة من التباين الكلى فى المتغيرات التي تخضع للتحليل ثم يليه العامل الثانى فالثالث وهكذا (الصالح، السريانى، ١٤٢٠هـ، ص ص ٤٢٦ . ٤٣٧)، وبتطبيق التحليل العاملى على خمسة عشر متغيراً من متغيرات أحواض التصريف، وهى : المساحة ، والطول ، والعرض ، والمحيط، والاستطالة ، والاستدارة ، والشكل ، والاندماج ، ونسبة الطول / العرض، والتضرس ، والوعورة ، والتضاريس النسبية ، والتكامل الهبسومتري ، وانحدار سطح الحوض، والرقم الجيومترى ، ثم استنتاج العوامل التي تفسر تباين خصائص أحواض التصريف فى المنطقة جدول رقم (٥) والتي تعد مسئولة عن تفسير ٩٠.٩% من مجموع التباين الكلى للمتغيرات، وهذه العوامل هى:

أ. العامل الأول (عامل مساحة وأبعاد أحواض التصريف) :

فسر هذا العامل ٦٤.٩٧ % من مجموع التباين في مصفوفة المتغيرات، وقد تميز هذا العامل بدرجة مرتفعة من تشبعات العوامل الخمسة متغيرات هي، المساحة ٠.٩٥، الطول ٠.٩٨، العرض ٠.٨٥، المحيط ٠.٩٧، الرقم الجيومترى ٠.٩٥، ويتضح من المصفوفة العامليه شدة ترابط هذه المتغيرات، كما أنها ذات ارتباط طردى يشير إلى أن زيادة أى متغير وارتفاع قيمته يرتبط بزيادة المتغيرات الأخرى، ونظرا لارتفاع درجات الارتباط بين هذا العامل وبين الخصائص المورفومترية للأحواض كالمساحة والطول، فقد رأى الطالب تسمية هذا العامل (عامل مساحة وأبعاد أحواض التصريف).

جدول (٥) المصفوفة العامليه لمتغيرات أحواض التصريف بمنطقة الدراسة.

المتغيرات	العامل الأول (عامل مساحة وأبعاد أحواض التصريف)	العامل الثانى (عامل الخصائص الشكلية)	العامل الثالث (عامل الخصائص التضاريسية)
المساحة	٠.٩٤٥	٠.٠٥١	٠.٢٥٠
الطول	٠.٩٨٣	٠.٠٤٦	٠.١٧٤
العرض	٠.٨٤٥	٠.٣٣١	٠.٣٣٥
المحيط	٠.٩٦٦	٠.٠٣٦	٠.٢٢٨
التكامل الهبسومتري	٠.٩٤٧	٠.١٩٨	٠.١٦٤
الرقم الجيومترى	٠.٩٧٦	٠.٠٤١	٠.١٩٥
الاستطالة	٠.٦٦٦-	٠.٤٥٩	٠.٥٥٧
الاستدارة	٠.٦٧٦-	٠.٦٣٦	٠.٠٨٠
الشكل	٠.٦٤٩-	٠.٦٠٦	٠.٣٣٠

٠٠٠٣٩	٠٠٤٩٩-	٠٠٧٩٢	الاندماج
٠٠٠٧٠-	٠٠٢٣٥-	٠٠٦١٦	الطول / العرض
٠٠٤٧٢	٠٠٤٤٩-	٠٠٧٥٣-	التضرس
٠٠٦٣١	٠٠٠٧٣-	٠٠٦١٨	درجة الوعورة
٠٠٣٨٥	٠٠٥٠٩-	٠٠٧٦٣-	التضاريس النسبية
٠٠٤٧٥	٠٠٤٨٥-	٠٠٧٢٨-	انحدار سطح الحوض
٪١١٠.٦٦	٪ ١٤.٢٩	٪ ٦٤.٩٧	نسبة التباين العاملي (٪)

المصدر/عمل الطالب اعتمادا على البيانات باستخدام برنامج SPSS .V.23 .

ب . العامل الثاني (عامل الخصائص الشكلية) :

فسر هذا العامل (١٤.٢٩ ٪) من التباين الكلي في مصفوفة المتغيرات، وقد تضمن هذا العامل أربعة متغيرات تتعلق جميعها بخصائص شكل الحوض ، وهي : الاستدارة ، والاستطالة ، والشكل ، والاندماج ، ونسبة الطول إلى العرض، وقد بلغت قيم تشيع العامل بهذه المتغيرات ٠٠.٦٣ ، و ٠٠.٤٥ ، و ٠٠.٦٠ ، و ٠٠.٤٩ ، و ٠٠.٢٣ . على التوالي، ويحتوى هذا العامل على متغيرين سالبين القيمة وهى الاندماج ونسبة الطول إلى العرض، ويشير هذا العامل إلى وجود متغيرين يرتبطان فيما بينهما بعلاقة عكسية وهى : الاستطالة ، والشكل، ويرتبط كل منها بعلاقات عكسية مع بقية المتغيرات المؤثرة في العامل، مما يعنى أنه كلما زادت قيم الاستطالة والاستدارة ومعامل الشكل كلما انخفض انبعاث الأحواض واندماجها ونسبة الطول إلى العرض بها. وقد رأى الطالب تسمية هذا العامل باسم (عامل الخصائص الشكلية) نظراً لارتفاع درجات الارتباط بين هذا العامل وبعض المتغيرات الخاصة بالشكل.

ج . العامل الثالث (عامل الخصائص التضاريسية) :

فسر هذا العامل ٪١١٠.٦٦ من التباين الكلي في مصفوفة المتغيرات، وقد سجل هذا العامل ارتباطاً قوياً مع مجموعة متغيرات هى قيمة التضرس ٠٠.٤٧ ، ودرجة الوعورة ٠٠.٦٣ ، وأن ارتفاع قيم تشيع هذه المتغيرات يشير إلى ارتباطها ارتباطاً وثيقاً، وأنها أكثر المتغيرات تأثيراً في

العامل الثالث مقارنة ببقية عناصر المصفوفة الأخرى، وقد رأى الطالب تسمية هذا العامل (بعامل الخصائص التضاريسية) نظراً لارتفاع درجات الارتباط بينه وبين بعض متغيرات الخصائص التضاريسية.

ويتضح مما سبق أن هناك ثلاثة متغيرات أساسية أظهرتها المصفوفة العامليه لمتغيرات أحواض التصريف، وقد ساهمت هذه العوامل في تفسير ٩٠.٩٪ من مقدار التباين الكلى للمتغيرات، بينما النسبة الباقية وهى ٩.١٪ فتفسرها عوامل أخرى تتعلق بالخصائص الجيولوجية والتركيبية والمناخية .

سابعاً: النتائج:

١- يعد الجريان السيلى أحد المشكلات الرئيسية التى تؤثر على تنمية المنطقة وتعوق تنميتها ، فكان من نتائج تدمير العديد من القرى والنجوع والمراكز العمرانية المختلفة، والأراضى الزراعية بمنطقة الدراسة ، كما حدث فى سيل نوفمبر ٢٠٢٠ الذى دمر ٤٥ فدان لقرية الفقيرة ، أثناء حدوث الجريان السيلى .

٢ - تؤثر مساحة الأحواض فى الجريان السيلى، حيث تعد أكبر الأحواض مساحة أقل الأحواض خطورة فى حالة حدوث جريان سيلى ، على العكس بالنسبة للأحواض الصغيرة المساحة تعد أكثر الأحواض خطورة فى حالة حدوث جريان سيلى.

٣- بلغ إجمالى كمية الأمطار الساقطة على أحواض منطقة الدراسة ١١ مليون م٣ ، بمتوسط ١.٤ مليون م٣ للحوض، فى حين سجل حوض الشيخ أكبر نسبة لكمية الأمطار الساقطة بلغت ٦.٥ مليون م٣ ، فى حين سجل أقل نسبة لكمية الأمطار الساقطة فى حوض الجزيرة بلغت ١٩.٩ مليون م٣، وبالتالي فإن حوض الجزيرة يعتبر من أكثر الأحواض خطورة فى حالة حدوث جريان سيلى.

٤- بلغ صافى الجريان السيلى بأحواض منطقة الدراسة ٥٦٢١.٢ ألف م٣ ، بمتوسط ٧٠٢.٧ ألف م٣ ، ويعتبر حوض وادى الشيخ ، و الفقيرة ، وشارونة، أكثر أحواض المنطقة الخطورة لارتفاع صافى الجريان بهما.

٥ - اتضح من دراسة التحليل العاملى لمتغيرات أحواض التصريف بالمنطقة وجود ثلاثة عوامل هى المسؤولة عن تفسير ٩٠.٩٪ من مقدار التباين فى متغيرات أحواض التصريف، وهذه العوامل هى العامل المورفومتري وعامل الشكل وعامل الخصائص التضاريسية، فى حين إن النسبة الباقية

تفسرها بعض العوامل الأخرى التي تتعلق بالخصائص الهيدرولوجية والخصائص الليثولوجية والتركيبية للصخور وغيرها من العوامل.

أولاً : المراجع العربية :

١. التركماني ، جودة فتحي (٢٠٠١) : جغرافية التضاريس "البنية والأشكال الأرضية" - دار الثقافة العربية ، القاهرة.
٢. الصالح ، ناصر عبد الله و السرياني ، محمد محمود (١٤٢٠هـ) : الجغرافيا الكمية والإحصائية- أسس وتطبيقات بالأساليب الحاسوبية الحديثة، الطبعة الثانية، مكتبة العبيكان، مكة المكرمة.
٣. بوروبة، محمد فضيل (١٩٩٩): المدلول الجيومورفولوجي للمتغيرات المورفومترية بالحوض الهيدروغرافي لوادي الكبير الرمال، التل الشرقي - الجزائر ، سلسلة علمية تصدر عن وحدة البحث والترجمة ، قسم الجغرافيا ، جامعة الكويت ، الجمعية الجغرافية الكويتية ، الكويت .
٤. جودة ،حسنين جودة ، عاشور ، محمود محمد ، دسوقي ، صابر أمين ، تراب ، محمد مجدي ، كامل ، علي مصطفى ، محمود ، محمد رمضان (١٩٩١): وسائل التحليل الجيومورفولوجية ، بدون ناشر.
٥. حجاب ، محمود أحمد محمود (٢٠١٣): حركة المواد على منحدرات الحافة الشرقية لوادي النيل فيما بين وادي الطارف جنوباً ووادي الأحايوة شمالاً- دراسة في الجيومورفولوجيا التطبيقية، مجلة كلية الآداب - جامعة دمنهور، العدد الواحد والأربعون ،الاصدارة الثالثة.
٦. سلامة ، حسن رمضان (١٩٨٢): الخصائص الشكلية ودلالاتها الجيومورفولوجية، نشرة دورية محكمة يصدرها قسم الجغرافيا بجامعة الكويت والجمعية الجغرافية الكويتية، العدد ٤٣ الكويت.
٧. صالح ، أحمد سالم (١٩٨٩): الأخطار الطبيعية على القطاع الشرقي من طريق نويبع / النفق الدولي - دراسة جيومورفولوجية ، المجلة الجغرافية العربية ، العدد الحادى والعشرون.
٨. صالح ، كريم مصلح (١٩٩٥): جيومورفولوجية الحافة الجبلية والمنطقة الساحلية فيما بين رأس الزعفرانة ورأس أبو بكر، رسالة دكتوراه غير منشورة، قسم الجغرافيا - كلية الآداب - جامعة عين شمس.
٩. صالح ، كريم مصلح (٢٠٠١) : جيومورفولوجية الجانب الشرقي لوادي النيل بمحافظة سوهاج، المجلة الجغرافية العربية ، العدد السابع والثلاثون ، الجزء الأول .

١٠. نادى ، هانى ربيع (٢٠٢٢) تقييم الوضع الجيوبئي بقرى شرق نهر النيل بمحافظة بنى سويف، مجلة كلية الآداب بقنا - جامعة جنوب الوادى ، العدد ٥٤ الجزء الأول .

ثانياً: المراجع الأجنبية:

- 1- Cooke,R., and Doornkamp,J., (1977) *Geomorphology in Environmental Management*, Clarendon Press, Oxford.
- 2- Gregory , K.J.& Walling,D.E.(1973): *Drainage Basins-form and Process*,Edward Arnold , London
- 3- Horton, R. E., (1945):*Erosional Development of streams and their Drainage Basin Hydrophysical Approach to Quantitative Morphology*, Bull. Geol. Soc. America, Vol. 56, pp. 275 – 370.
- 4- Schumm, S. A., (1954): *The Relation of Drainage Basin Relief to Sediment Loss*. Int. At. Assoc. London.
- 5- Schumm, S. A., (1956): *Evolution of Drainage System and Slopes in Badlands at Perth Amboy New Jersey*, Bull. Geol. Soc. America, Vol, 67, pp. 597 – 646.
- 6- Small,R., (1978):*The Study of Landforms " A Text Book of Geomorphology"*,2nd Ed., Cambridge Univ. , London.
- 7- Small,R., (1989):*Geomorphology and Hydrology*, Longman , London.
- 8- Strahler, A.V., 1952, "Hypsometric (area altitude) analysis of erosional topography ", *Geol.Soc. Am. Bull.*, V. 63, pp. 1117-1142.

- 9- Strahler, A. N., (1964): Quantitative Geomorphology of Drainage Basin and Channel Net Work, in Chow, V. T (Editor), Handbook of Applied Hydrology, New York, pp. 39 – 76.