



# بحث جغرافية



سلسلة محاكمة غير دورية تصدرها الجمعية الجغرافية السعودية

٥٣

الخصائص المورفومترية لحوضي وادي عرakan  
ووادي يخرف رافدي وادي بيش بالمملكة  
العربية السعودية: دراسة تطبيقية مقارنة

د. محمد بن فضيل بوروبيه

جامعة الملك سعود - الرياض - المملكة العربية السعودية

٢٠٠٢ - ١٤٢٣

# بحوث جغرافية

سلسلة محكمة غير دورية تصدرها الجمعية الجغرافية السعودية

٥٣

الخصائص المورفومترية لحوضي وادي عركان  
ووادي يخرف راندي وادي بيش بالملكة  
العربية السعودية: دراسة تطبيقية مقارنة

د. محمد بن فضيل بوروبيه

جامعة الملك سعود - الرياض - المملكة العربية السعودية

م٢٠٠٢ - هـ١٤٢٣

### مجلس إدارة الجمعية الجغرافية السعودية

- |  |                         |
|--|-------------------------|
| أ.د. عبد العزيز بن عبد اللطيف آل الشيخ | رئيس مجلس الإدارة.      |
| أ.د. محمد شوقي بن إبراهيم مكى          | نائب رئيس مجلس الإدارة. |
| د. بدر بن عادل الفقير                  | أمين السر.              |
| د. عبد الله بن محمد الصليع             | أمين المال.             |
| د. عبد الله بن صالح الرقيبة            | عضو مجلس الإدارة.       |
| د. إبراهيم بن صالح الدوسري             | عضو مجلس الإدارة.       |
| د. إبراهيم بن محمد علي الفقى           | عضو مجلس الإدارة.       |
| د. محمد بن مفرج القحطانى               | عضو مجلس الإدارة.       |
| د. خضران بن خضران الشيبة               | عضو مجلس الإدارة.       |

### الجمعية الجغرافية السعودية، ١٤٣٣هـ

فهرسة مكتبة الملك فهد الوطنية أثناء النشر

بوروبه، محمد فضيل

الخصائص المورفومترية لخوضي وادي عركان ووادي ينرف رافدي وادي بيش بالملكة العربية السعودية: دراسة تطبيقية مقارنة-الرياض.

٩٦ ص، ٢٤×١٧ سم(سلسلة بحوث جغرافية، ٥٣)

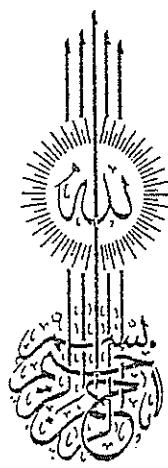
ردمك: ٩٩٦٠-٣٧-٣٨٢-٧

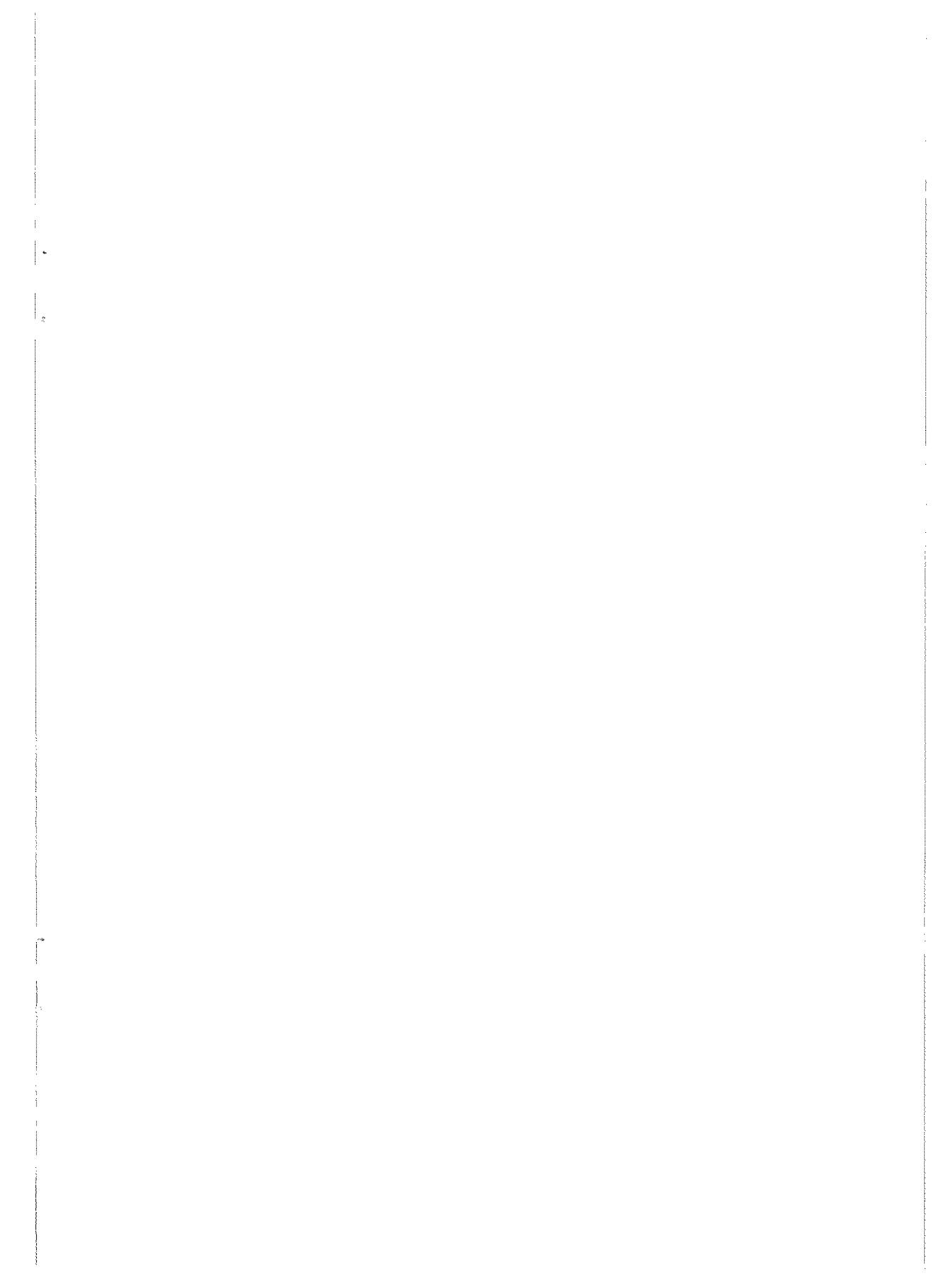
١- الوديان-السعودية      أ- العنوان      ب- السلسلة

٢٣/١٨٤٧      ديوبي: ٥٥١,٤٨٣

رقم الإيداع: ٢٣/١٨٤٧

ردمك: ٩٩٦٠-٣٧-٣٨٢-٧





## قواعد النشر

- ١- يراعى في البحوث التي تولى سلسلة "بحوث جغرافية" ، نشرها ، الأصالة العلمية وصحة الإخراج العلمي وسلامة اللغة .
- ٢- يشترط في البحث المقدم للسلسلة ألا يكون قد سبق نشره من قبل .
- ٣- ترسل البحوث باسم رئيس هيئة تحرير السلسلة .
- ٤- تقدم جميع الأصول مطبوعة على نظام MS WORD ببيان التوافذ (Windows) على ورق بمجمجم A4، مع مراعاة أن يكون النسخ على وجه واحد، ويترك فراغ ونصف بين كل سطر وأخر بخط Monotype Koufi Arabic Traditional للعنوانين ، وبنط ١٦ أبيض للعنوان وبنط ١٢ أبيض للهواشم «بخط أسود للآيات القرآنية والأحاديث الشريفة». ويمكن أن يكون الحد الأعلى للبحث [٧٥] صفحة، والحد الأدنى [١٥] صفحة.
- ٥- يرسل أصل البحث مع صورتين وملخص في حدود (٢٥٠) كلمة باللغتين العربية والإنجليزية.
- ٦- يراعى أن تقدم الأشكال مرسومة بالجبر الصيني على ورق (كلك) مقاس ١٨×١٣ سم، وترفق أصول الأشكال بالبحث ولا تقص على أماكنها .
- ٧- ترسل البحوث الصالحة للنشر والمختارة من قبل هيئة التحرير إلى محكمين اثنين على الأقل - في مجال الشخص من داخل أو خارج المملكة قبل نشرها في السلسلة .
- ٨- تقوم هيئة تحرير السلسلة بإبلاغ أصحاب البحوث بتاريخ تسلم بحوثهم. وكذلك بإبلاغهم بالقرار النهائي المتعلق بقبول البحث للنشر من عدمه مع إعادة البحث غير المقبولة إلى أصحابها .
- ٩- يمتحن كل باحث أو الباحث الرئيسي لمجموعة الباحثين المشتركين في البحث خمساً وعشرين نسخة من البحث المنشور .
- ١٠- تطبق قواعد الإشارة إلى المصادر وفقاً للاتي :

يستخدم نظام (اسم / تاريخ) ويقتضي هذا النظام الإشارة إلى مصدر المعلومة في المتن بين قوسين باسم المؤلف متبعاً بالتاريخ ورقم الصفحة. وإذا تكرر المؤلف نفسه في مرجعين مختلفين يذكر

اسم المؤلف ثم يتبع بسنة المرجع ثم رقم الصفحة. أما في قائمة المراجع فيستوجب ذلك ترتيبها هجائياً حسب نوعية المصدر كالتالي :

**الكتب** : يذكر اسم العائلة للمؤلف (المؤلف الأول إذا كان للمرجع أكثر من مؤلف واحد) متبوعاً بالأسماء الأولى، ثم سنة النشر بين قوسين، ثم عنوان الكتاب، فرقم الطبعة إن وجد - ثم الناشر، وأخيراً مدينة النشر .

**الدوريات** : يذكر اسم عائلة المؤلف متبوعاً بالأسماء الأولى، ثم سنة النشر بين قوسين، ثم عنوان المقالة، ثم عنوان الدورية، ثم رقم المجلد، ثم رقم العدد، ثم أرقام صفحات المقال، (ص ص ٥-١٥).

**الكتب الحررة** : يذكر اسم عائلة المؤلف متبوعاً بالأسماء الأولى، ثم سنة النشر بين قوسين، ثم عنوان الفصل، ثم يكتب (in) تختها خط، ثم اسم عائلة المحرر متبوعاً بالأسماء الأولى، وكذلك بالنسبة للمحررين المشاركون، ثم (محرر ed. أو محررين eds.) ثم عنوان الكتاب، ثم رقم المجلد، فرقم الطبعة، وأخيراً الناشر، فمدينة النشر .

**الرسائل غير المنشورة** : يذكر اسم عائلة المؤلف متبوعاً بالأسماء الأولى، ثم سنة الحصول على الدرجة بين قوسين، ثم عنوان الرسالة، ثم يحدد نوع الرسالة (ماجستير/دكتوراه)، ثم اسم الجامعة والمدينة التي شع فيها .

أما الهواش فلا تستخدم إلا عند الضرورة الفصوى وتختص لللاحظات والتطبيقات ذات القيمة في توضيح النص .

---

تعريف بالباحث : د. محمد فضيل بورويد، أستاذ مساعد، كلية الآداب، قسم الجغرافيا، جامعة الملك سعود، الرياض.

## ملخص

تتعرض هذه الدراسة بالتحليل الكمي المقارن للمتغيرات المورفومترية بحوضي وادي عركان الذي يصب بالضفة الشمالية و وادي بئر فافي الذي يصب بالضفة الجنوبية لوادي بيش أكثر الأودية جرياناً بالسفوح الغربية لمترفعتات عسيرة في جنوب غرب المملكة العربية السعودية.

ويجري وادي بئر فافي التضاريس التي ترتفع من ٢٧١ م غرباً إلى ٢٠٠٤ م شرقاً على مساحة تقدر بحوالي ٢٤٥ كم<sup>٢</sup> بينما يصرف وادي عركان مساحة تقدر بحوالي ٢٦٠ كم<sup>٢</sup> تتدنى بين الارتفاعات ٣٥٩ م جنوباً و ٢٦٠٣ م شمالاً. ولقد أدت البيانات التضاريسية بالحوضين إلى وجود تباينات واضحة بين تكرارية المجاري و كثافة المجاري (التصريف) و متوسط أطوال المجاري و متوسط مساحة التصريف انعكست بوضوح على تطور عمليات التعريمة المائية و على الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة الهيدروغرافية بكل حوض بالرغم من موقع الحوضين المتقارب بالإضافة لتماثل تكوينهما الجيولوجية.

ولقد أبرزت هذه الدراسة عدة تباينات مكانية هامة لنظام الجريان السطحي ولمحطة التعريمة الحالية كما يعكسه على التوالي الترتيب الهرمي للمجاري والمعامل الميسيومترى اللذين أظهرا إمكانيات و ضوابط كل حوض في تحويل مياه الأمطار إلى مياه جارية سطحية يمكن الاستفادة منها في شتى الحالات.

## مقدمة

تعد القياسات المورفومترية قاعدة البيانات الكمية الضرورية لأية دراسة تهدف إلى تصميم النماذج الجيومورفولوجية الديناميكية، أو النماذج الهيدرولوجية بأحواض التصريف، لأنها توفر القياسات الضرورية للأشكال الأرضية التي تجعل تصميم النماذج الرياضية والمخبرية المناسبة لها أمراً ممكناً من الناحية التطبيقية (Richards. 1981). ويقدم التحليل المورفومترى كثيراً من المعطيات الكمية المتعلقة بعناصر الشبكة المائية المختلفة من حيث نوع وشكل وعدد المتغيرات المورفومترية المركبة لها.

ونظراً للارتباط الكبير الموجود بين خصائص الشبكة المائية والخصائص الجيومورفولوجية والهيدرولوجية لأحواض التصريف، فإن دقة التحليل المورفومترى تساعده كثيراً على استقصاء العديد من البيانات الجيومورفولوجية والهيدرولوجية لأحواض التصريف، كما دلت عليه كثير من الدراسات المماثلة ( Smith and Stopp 1978).

وتتوقف عملية الحصول على هذه البيانات على عاملين أساسين هما:

- ١- توافر الوثائق الخرائطية المساعدة على تحديد الوحدات الجيومورفولوجية والهيدرولوجية لأحواض التصريف ورسمها بكل تفاصيلها، أو على الأقل بأهم تفاصيلها، وتعتبر الخرائط الطوبوغرافية من مقاييس  $1/50000$  فما أكبر من أهم هذه الوثائق الخرائطية، لأن غيرها من الخرائط الطوبوغرافية من المقاييس الصغيرة تتصرف بعمقها كأرتوغرافي ملامح سطح الأرض، كثيراً ما يؤدي إلى طمس أو إهمال الكثير من تفاصيل المجموعات التضاريسية الكبرى وتفاصيل الشبكات المائية

كمجاري وروافد الرتب الدنيا التي تعتبر القنوات الأولى الجموعة لمياه الأمطار على السفوح (Gregory and Walling . 1973).

٢- الدقة في رسم وتحديد عناصر ومعالم الشبكة المائية لحوض التصريف المدروس، لأن هذه الدقة تختلف باختلاف وثيقة التمثيل الخرائطي الأساسية المستعملة . ولذا نجد أن هذه الدقة قد ترايدت مع النطمور الذي عرفته الصور الجوية والمرئيات الفضائية التي تقدم تفاصيل دقيقة للغاية عن الاستخدامات البشرية لأشكال سطح الأرض بالأحواض المائية، خاصة تلك التي لا تغطيها غطاءات نباتية وبدرجة وضوح مكاني تساعد على إبراز معالم الشبكة المائية بدقة على المرئيات الفضائية والصور الجوية (الصالح ، ١٩٩٩).

## أهداف البحث

تلخص أهداف هذا البحث فيما يلي:

- إنجاز دراسة مورفومترية تطبيقية لحواضين جزئيين من الحوض المائي لوادي بيش وهم:

حوض وادي عرkan على الضفة الشمالية، وحوض وادي بحروف على الضفة الجنوبية لوادي بيش الذي يعتبر من أهم وديان المملكة العربية السعودية من حيث كمية الجريان السطحي (الشريف ، ١٩٨٢) (شكل ١).

ـ إنجاز دراسة وتحليل ومقارنة للخصائص المورفومترية لمذدين الحواضين الجزئيين بهدف إبراز تباينات عناصر الشبكة المائية لكل حوض من أجل توضيح التطور المورفوديناميكي للحواضين.

ـ تطبيق طرق المعالجة المورفومترية التي أعطت نتائج متباعدة بأحواض مائية تختلف من حيث موقعها الجغرافي، ومن حيث خصائصها الجيومورفوناخية عن خصائص حوض وادي بيش وروافده.

ـ الاستدلال بعض التباينات و المؤشرات المورفومترية ذات الدلول المورفوديناميكي على طبيعة و مرحلة التعرية الحالية من أجل تحديد تأثيرات التطور الجيومورفولوجي على طبيعة وسرعة استجابة الحواضين الهيدروغرافيين لمياه الأمطار (سلامة ، ١٩٨٢).

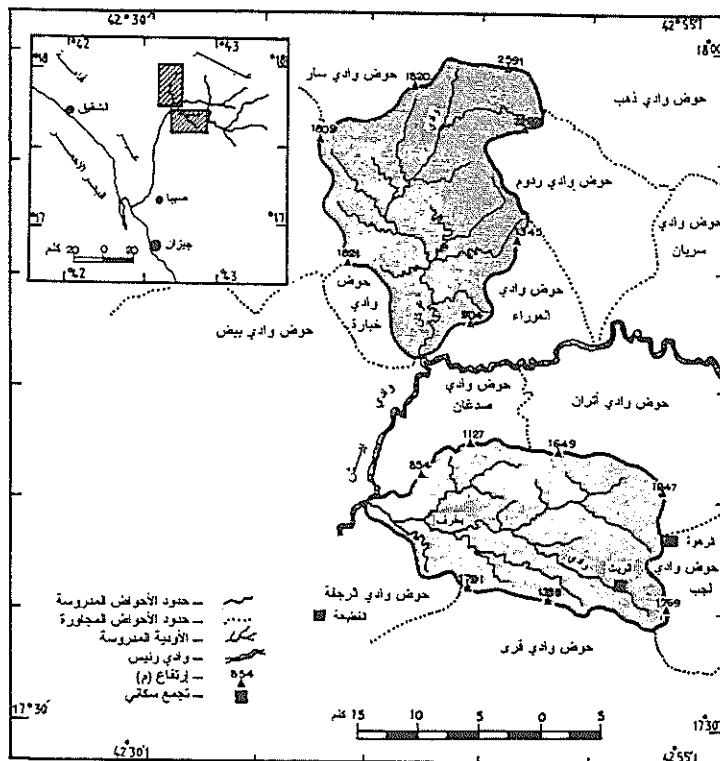
## أسباب اختيار الموضوع

ولقد تم اختيار هذين الحواضين للأسباب الآتية:

- ـ توافر التغطية الخزائنية الطوبوغرافية الكاملة لمساحة التصريف لكل حوض

الشكل رقم (١)

## الموقع الجغرافي لحوضي وادي عرkan ووادي يخرف



مصدر: عمل فيلماً بصور عن خريطة الطبوغرافية 1/250000، نوبة ميسا-٩، NE38، وزارة البترول.  
ووزارة المعادن، بروفة فنية، ١٩٨١.

. ١/٥٠٠٠٠ . بمقاييس

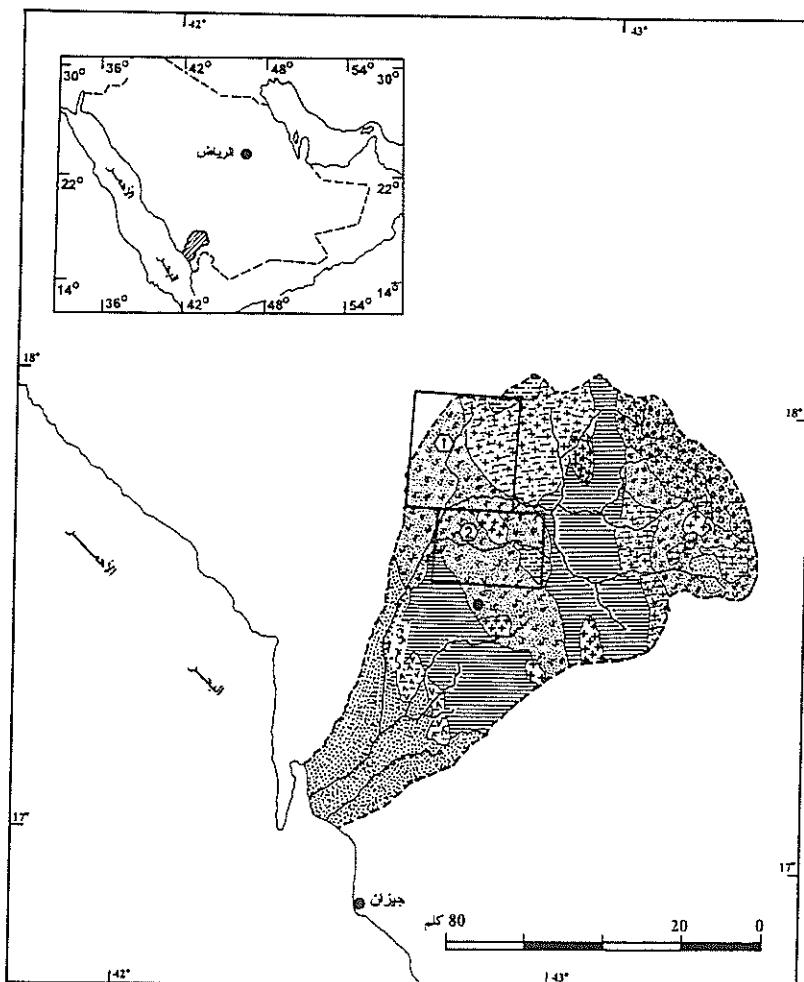
- ٢ - يعتبر الخوضان المدروسان جزءاً من مساحة التصريف لخوض وادي بيش الذي يعد من أكثر أودية الجنوب الغربي نشاطاً من الناحية المورفوديناميكية، وجرياناً من الناحية الميدرولوجية، وأمطراراً من الناحية المناخية .
- ٣ - تماثيل التراكيب الجيولوجية والتكتونيات الصخرية بالخوضين، مما يسهل عملية مقارنة خصائص مساحة تصريفهما من الناحية المورفومترية (لوحة رقم A - ٢٧٠) .
- ٤ - إمكانية الربط بين نتائج هذا النوع من الدراسات ونتائج الدراسات المتعلقة بالخصائص الميدرولوجية والمناخية لتحديد تأثيرات تنوع أشكال التضاريس وتبنيتها بالأحواض الجزئية على تغيرات حجم الموارد المائية السطحية الجارية أثناء فترات الجريان السطحي العادي وفترات السيول (الجراش، ١٩٨٢) .
- ٥ - إمكانية الربط بين هذا النوع من الدراسات ومتىلاً لها من الدراسات التي تقوم على قياسات من الصور الجوية ومرئيات الأقمار الصناعية لأنسداس ٤ ولانسداس ٥ المتقطعة بالطبقات ١ و ٢ و ٣ و ٤ و ٥ و ٧ للمساح الموضوعي Thematic Mapper التي تميز بوضوح مكاني قدره ٣٠ م ذي دقة عالية في تمثيل تفاصيل الشبكة المائية بأحواض التصريف، خاصة تلك التي تخلو من غطاءات نباتية دائمة، كالأحواض الصحراوية، والأحواض الجافة وشبه، الجافة كما هو الحال بالنسبة للخوضين المدروسين .

## منطقة الدراسة

يعتبر الحوضان المدروسان جزءاً من حوض التصريف الجبلي العلوي لوادي بيش الذي يجري بين السفوح الغربية لمرتفعات عسير، ويصرف جزءاً من سهل عسير وقمة قبل أن يصل إلى سواحل البحر الأحمر غرباً (الشكل ١). وتشكل سفوح حوض وادي بيش من مجموعات تصارييسية متعددة من الشرق إلى الغرب، ومن الشمال إلى الجنوب من حيث الشكل ومن حيث الارتفاع . ويتدنى حوض وادي عرkan على مساحة ٢٦٠ كيلم<sup>٢</sup> تقع بين درجتي الطول ٣٥° و ٤٢° و ٥٠° شرقاً ودرجتي العرض ٤٥° و ١٨٠° شمالاً، في حين يتدنى حوض وادي يخفر على مساحة ٢٤٨ كيلم<sup>٢</sup> جنوب حوض وادي عرkan بين درجتي الطول ٤٠° و ٤٢° و ٤٥° و ٥٥° شرقاً ودرجتي العرض ٣٥° و ١٧° و ٤٥° شمالاً.

ويعتبر وادي عرkan من أهم روافد الضفة الشمالية لوادي بيش بطول مجاري رئيس يبلغ ٤٢ كيلم من مرتفعات تمنية (٢٦٠٣ م) في الشمال، وأقدام جبل العوراء بالجنوب (٣٥٩ م) . كما يعتبر وادي يخفر من أهم روافد الضفة الجنوبية لوادي بيش وهو يجري على مسافة ٣٢ كيلم من مرتفعات جبل الكوحة (١٨٠١ م)، وجبل القهر (٢٠٠٤ م) في الشرق، وأقدام جبل أم سميم (٧١٠ م) وجبل محارث (٨٣٤ م) على إرتفاع (٢٧١ م) في الغرب . وتشكل سفوح خوضي وادي عرkan ووادي يخفر من تكتشفات صخرية متجلانسة من حيث التكوين والعمر الجيولوجي، وهي بالأساس عبارة عن صخور متتحوله أهمها تكوين الشيست Schist ، وصخور نارية أهمها تكوين الأمفيبيوليت Amphibolite التي تحتويها الآلاف البركانية منذ فترة ما قبل الكمبري Precambrian ، بالإضافة إلى تكوينات الحجر الرملي الحديث Sand Stone (شكل ٢).

الشكل رقم (٢)  
التكوينات الجيولوجية لحوض وادي بيش



المصدر: الخريطة الجيولوجية لمزرعة العرب ١/٢٠٠٠٠٠٠ ، ١٩٦٣ ، طبعة ثانية ، مصلحة المساحة الجيولوجية الأمريكية وشركة النفط العربية الأمريكية.

حجر رملي مع غرليت (بريكميري لوسط)		تكوينات رباعية	
حجر رملي و غلizer (بريكميري لوسط)		طين جببية (ألوسين)	
لاباركالية و حجر رملي (بريكميري مثني)		صخور تحاتية (اليوسين)	
شست (بريكميري مثني)		حجر رملي متصلب (يرمي مثني)	
وادي عر كان	(1)	صخور غرفية (بريكميري علوي)	
وادي بئر فاندي	(2)		

### **الفحائل المناخية لخوض وادي بيش العلوي**

ترتبط عمليات التعريمة ارتباطاً متفاوتاً بعوامل المناخ التي تؤثر بدرجات مختلفة من حوض لآخر، ومن نطاق مناخي لآخر ومن فترة زمنية لآخر في تحديد نوع وأشكال التعريمة (ميكانيكية ، كيماوية). وسوف نعتمد في هذا الجزء من البحث على قياسات الأمطار والحرارة والرطوبة النسبية والتباخر المقاس بالمحطات المناخية التابعة لإدارة تنمية المياه بوزارة الزراعة والمياه خلال الفترة الممتدة من ١ يناير ١٩٧٠ م إلى ٣١ ديسمبر ١٩٩٧ م في ٥ محطات مناخية (جدول ١).

ولقد تم اختيار هذه المحطات المناخية للأسباب التالية:

- ١ - توافر قياسات للأمطار والحرارة والرطوبة النسبية والتباخر لفترة متشتركة بين المحطات المذكورة تمت من ١ يناير ١٩٧٠ م إلى ٣١ ديسمبر ١٩٩٧ م.
- ٢ - عدم توافر محطات مناخية مماثلة داخل مساحة التصريف لخوض وادي بيزن ووادي عرkan.
- ٣ - تحيط المحطات المناخية المختاره بمساحة التصريف لخوض وادي بيش العلوي التي تضم مساحة التصريف الجزئية لكل من وادي بيزن و وادي عرkan. وتمثل هذه المحطات - بمواقعها الجغرافية وبياناتها المناخية - أهم التغيرات الرمانية والمكانية لعناصر المناخ بالمحظين المدروسين.

### **التغيرات الشهرية للأمطار**

تستفاوت كمية الأمطار المتساقطة بمنطقة الدراسة على حوض وادي بيش العلوي من شهر لآخر، ومن محطة لآخر (الجدول ٢)، و (الشكل ٣). وتتلخص أهم خصائص نظام التساقط فيما يلي:

### جدول (١) خصائص المحطات المناخية لحوض وادي بيش العلوي

المحطة	درجة العرض شمالاً	درجة الطول شرقاً	الارتفاع (م)	البعد عن البحر (كلم)
ظهران الجنوب	١٧٥٦	٤٣٢١	٢٠٢٠	١٦٣
المرجة	١٧٤٠	٤٣٣٧	٢٣٥٠	١٨٨
سراة عبيدة	١٨٠٥	٤٢٢٩	٢٤٠٠	١٧٥
تميبة	١٨٠٢	٤٢٤٥	٢٣٠٠	١٢٥
الدرن	١٧٤٤	٤٢١٣	٥٦	٢٢
بيش	١٧٢٤	٤٢٣٢	٧٠	٢٣

المصدر: من عمل الباحث.

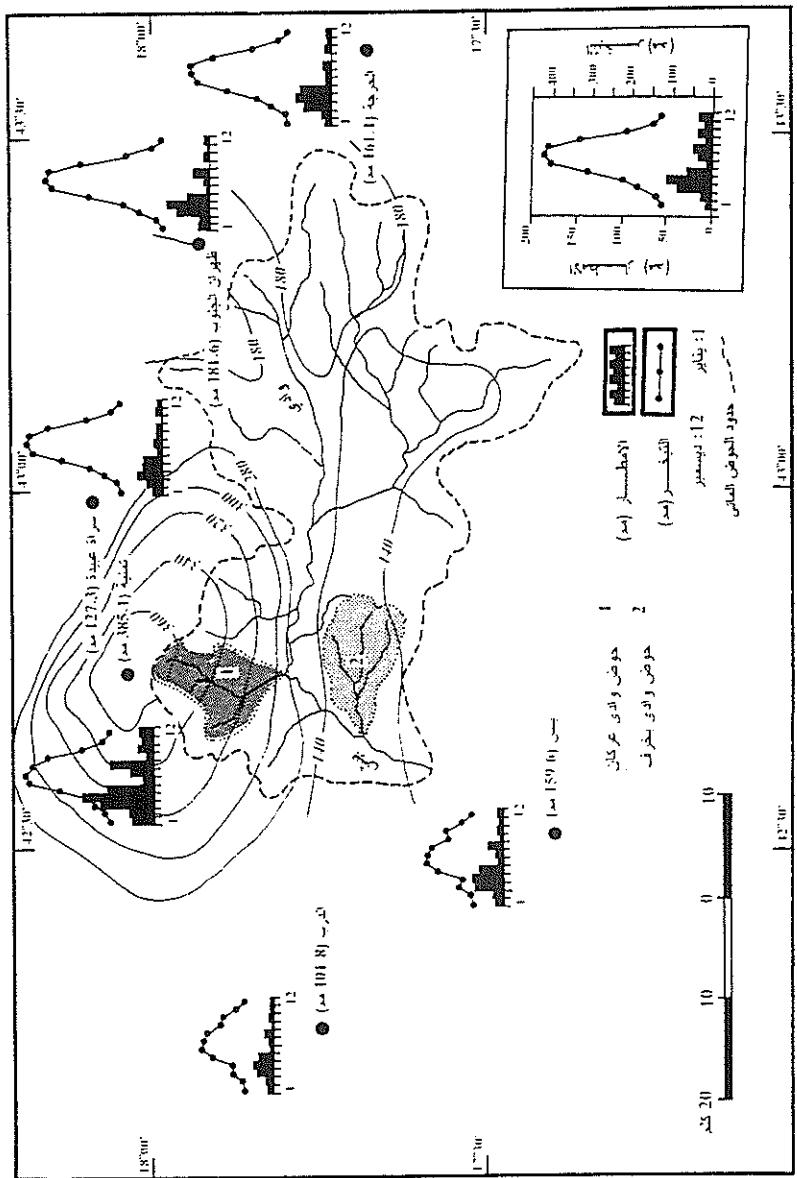
١ - تتراوح معدلات الأمطار الشهرية القصوى بين ٧٥,٤ مم بمحطة تميبة، و ٢٢,١ مم بمحطة الدرن خلال شهر أبريل الذي يعتبر أكثر الشهور تساقطاً بكل المحطات، بالإضافة إلى شهر مارس بمحطة سراة عبيدة. وعليه يصل الفارق إلى ٧١ % بين معدلات الأمطار للشهر المطير في المحطات المناخية خلال السنة الواحدة، مما يعكس التذبذب الكبير الذي يميز نظام التساقط بحوض وادي بيش العلوي. ويرتبط هذا التباين بدرجة كبيرة بارتفاع المحطات وعواجتها للتغيرات البحرية الرطبة.

٢ - تتراوح معدلات الأمطار الشهرية الدنيا بين ٣,٠ مم بمحطة ظهران الجنوب، و ٨,٤ مم بمحطة تميبة خلال شهر سبتمبر الذي يعتبر أكثر الشهور جفافاً بكل المحطات، بالإضافة إلى شهر أكتوبر بسراة عبيدة.

جدول (٢) التغيرات الشهرية لمعاشر المدحّن بمحوض وادي بيض

**المصدر:** عطاء الحث بالاعتماد على بيانات إدارة تربية الملاهي، وزارة التربية والشباب.

الشكل رقم (٤)  
التفصيل الشهري للنطاط والتغير بخوض وادي بيش العلمي خلال فترة المستددة من ١ يناير ١٩٩٧ إلى ٣١ ديسمبر ١٩٩٧ م



٣- تمثل أمطار شهر أبريل نسبة تتراوح بين ١٩,٦ % من معدل الأمطار السنوى

بحطة تمبة و ٢٧,٣ % من معدل الأمطار السنوى بمحطة ظهران الجنوب.

٤- يمثل متوسط أمطار شهر أبريل لكل المحطات المناخية بحوض وادى بيش

العلوي ٤٠,٣ مم أي ما يعادل ٢١,٦ % من متوسط الأمطار السنوى.

### **التغيرات الفصلية للأمطار**

لقد ترتب عن التغيرات الشهرية للأمطار تباين واضح في معدلات الأمطار

الفصلية من محطة لأخرى ومن فصل لآخر (الجدول ٣).

**جدول (٣) التغيرات الفصلية للأمطار بحوض وادى بيش العلوي**

٪	الصيف	٪	الربيع	٪	الشتاء	٪	٪	الخريف	المحطة
١٧,٢	٣١,٢	٦٢,٩	١١٤,٣	١٤,٦	٢٦,٥	٥,٢	٩,٩	٩,٩	ظهران الجنوب
١٣,٤	٢١,٦	٦٥,٥	١٠٥	١٤	٢٢,٧	٧,٣	١١,٨	١١,٨	الخرجة
١٦,٢	٢٠,٦	٥٤,٤	٦٩,٣	٢٣,٤	٢٩,٨	٦	٧,٦	٧,٦	سراء عبيدة
٢٢,٧	٨٧,٦	٤٩,٤	١٩٠,٢	١٧,٧	٦٨,٢	١٠,٢	٣٩,١	٣٩,١	تمبة
١٨,٩	١٩,٣	٥٥,٨	٥٦,٩	١٧,٢	١٧,٥	٨	٨,١	٨,١	الدرن
١٨,٩	٣٠,٢	٥٥,٩	٨٩,٢	١٧,٢	٢٧,٤	٨	١٢,٨	١٢,٨	بيش
١٨,٨	٣٥,١	٥٦	١٠٤,٣	١٧,٢	٣٢	٨	١٤,٩	١٤,٩	المتوسط

المصدر: من عمل الباحث.

ويتضح من خلال هذا الجدول التباينات التالية:

١- يعتبر فصل الربيع أكثر الفصول هطولاً بمتوسط أمطار يتراوح بين ١٩٠,٢ مم

بحطة تمبة و ٥٦,٩ بمحطة الدرن.

- ٢- يمثل متوسط أمطار فصل الربيع نسبة تتراوح على التوالى بين ٦٥,٢ % من المتوسط السنوى للأمطار بمحطة الحرجة و ٤٩,٤ % من المتوسط السنوى للأمطار بمحطة قمنية.
- ٣- يبلغ متوسط أمطار فصل الربيع لكل المحطات المناخية ١٠٤,٣ مم، أي ما يعادل ٥٦,٠ % من متوسط الأمطار السنوى ولم يتجاوز هذه النسبة سوى متوسط أمطار فصل الربيع لمخطي ظهران الجنوب و الحرجة.
- ٤- تتماثل متوسطات أمطار فصلي الشتاء مع مثيلاتها لفصل الصيف بكل محطة مناخية، ومن ثم مع متوسط حوض وادي بيش العلوي.

### **التغيرات العواوية**

تعتبر التغيرات الحرارية من أهم العوامل المناخية المؤثرة في عمليات التعريمة الميكانيكية، وعمليات التجوية الكيمائية على سطح الأرض. وتميز التغيرات الحرارية ببيانات زمنية و مكانية في حوض وادي بيش العلوي أقل حدة من تلك التي تميز بها تغيرات الأمطار (الجدول ٢). وتتلخص أهم التغيرات الحرارية لحوض وادي بيش العلوي فيما يلي:

- ١- يتراوح المعدل الشهري للحرارة بين ١٧,٣ م° بمحطة قمنية، و ١٩,١ م° بمحطة ظهران الجنوب، وهي محطات تمثل السفوح العلوية للحوض، بينما يصل المعدل الشهري للحرارة في محطات أقدام السفوح إلى ٢٠,٠ م° بمخطي بيش والدرب.
- ٢- يعتبر شهر يناير أكثر الشهور بروادة بمعدلات حرارية تتراوح بين ١٢,٠ م° بمحطة سراة عبيدة التي تعتبر أعلى محطة، و ٢٥,٨ م° بمحطة الدرب التي تعتبر أدنى محطة (جدول ٤).

#### جدول (٤) الخصائص التضاريسية لخوضي وادي يخرف و وادي عر كان

المتغيرات	خوض وادي يخرف (م)	خوض وادي عر كان (م)	نسبة زيادة عر كان عن يخرف (%)
الارتفاع الأدنى (م)	٢٧١	٣٥٩	٢٤,٥
الارتفاع الأقصى (م)	٢٠٠٤	٢٦٠٣	٢٣
الارتفاع المتوسط (م)	١١٤٠	١٤٨١	٢٣
الارتفاع الوسيط (م)	٨٠٠	١٠٤٠	٢٣
نسبة الانحدار المتوسط (%)	٢٩	٣٣	١٢,١
نسبة الانحدار الوسيط (%)	٢٠	٢٤	١٦,٧
فارق الارتفاع النوعي (م)	١٢٠٠	١٣٤٠	١٠,٤

المصدر: من عمل الباحث.

٣- يتعذر شهر يوليو أكثر الشهور حرارة بمعدلات حرارية تتراوح بين ١٢,١ م° و ٣٤,٠ م° بمحطة بيش.

٤- تُنذر الفترة الباردة التي تميز بمعدلات حرارية شهرية تقل عن المعدل الشهري لحرارة من ٦ أشهر ابتداء من نوفمبر إلى أبريل بمحطات كل من الدرن و سراة عبيدة والمرجة وبيش، وكذلك ابتداء من أكتوبر إلى مارس بمحطة ظهران الجنوب، في حين تصل إلى ٧ أشهر من أكتوبر إلى أبريل بمحطة قمنية.

#### تغيرات الرطوبة النسبية

تتأثر الرطوبة النسبية بموضع وادي بيش العلوي بالعوامل التالية:

١- كمية الأمطار خلال الفترة المطيرة.

٢ - تردد التيارات البحرية الغربية الرطبة القادمة من البحر الأحمر.

٣ - ارتفاع كل محطة مناخية.

٤ - مواجهة كل محطة مناخية للتغيرات البحرية.

وتتلخص أهم التغيرات الزمنية والمكانية للرطوبة النسبية فيما يلي :

١ - تصل الرطوبة النسبية إلى أقصاها خلال شهر فبراير بمعدلات تتراوح بين

٦٠,٢٪ بممحطة الحرجة و٤٧,٤٪ بممحطة الدرب.

٢ - تصل الرطوبة النسبية أدناها خلال شهر سبتمبر بمعدلات شهرية تتراوح بين

٣٥,٩٪ بممحطة الحرجة و٤٣,١٪ بممحطة الدرب.

٣ - يناسب متوسط الرطوبة النسبية الشهري بحوض وادي بيش العلوي للفترة الممتدة من شهر مايو إلى شهر أكتوبر التي تميزها رطوبة نسبية تقل عن المعدل الشهري عكسياً مع تغيرات المعدل الشهري للتبحر والأمطار، نظراً لارتفاع درجات الحرارة ولندرة الأمطار خلال هذه الفترة من السنة.

ومن خلال ما تقدم نستنتج أن كميات الأمطار الحالية ونظام تساقطها بوضعه الحالي لا يساعدان على ظهور جريان سطحي بحوض وادي بيش العلوي، لأن معدلات الأمطار الحالية تقل بكثير عن معدلات التبحر على مدار السنة (الشكل ٣). وعليه فإن الجريان السطحي يعتبر ظاهرة هيدرولوجية تحدث من حين لآخر عند تساقط كميات معتبرة من الأمطار الغزيرة من حيث الكمية، والسرعة من حيث الزمن وهو نوع الأمطار الذي يتميز بزخات مطرية مرکزة تحدث على أثرها سيل وفيضانات سريعة وفجائية، كثيراً ما تسبب الأضرار البشرية والمادية على حد سواء. ويعتبر حوض وادي بيش أكثر الأحواض المائية بالملكة العربية السعودية عرضة لأخطار السيول إذ تراوح حجم السيول التي شهدتها هذا الحوض

خلال الفترة الممتدة من ١ يناير ١٩٧٠ م إلى ٣١ ديسمبر ١٩٧٩ م بين ٣,٥ .  
 $١,٣^٢$  م (١٩٧٧) م و  $١,٠٠^٣$  م (١٩٧٢) م ومتوسط حجم للفترة نفسها  
 يصل إلى  $٦,٠٠^٢$  م في حين يتراوح معدل الجريان النوعي لهذه السيول بحوض  
 وادي ييش بين  $١,٠,١^٣$  م / كلم<sup>٣</sup> و  $٣٧,٨^٣$  م / كلم<sup>٣</sup> (الجراش ،  
 ١٩٨٢). وتعتبر هذه الكميات هامة ومؤثرة على عمليات التعرية الميكانيكية المائية  
 خاصة بالنسبة للأحواض الجزئية المرتفعة على غرار حوض وادي يغرف وحوض  
 وادي عرkan اللذين يعتبران أهم أحواض الروافد المغذية لوادي ييش. ويطلب هذا  
 النوع من السيول وجود شبكة مائية متطرفة تساعد على سرعة الجريان السطحي  
 للاستفادة من كمية الأمطار المتتساقطة قبل تبخرها أو تسربها في التربة أو داخل  
 تكوينات الصخور النفوذة. ويعتبر حوض وادي عرkan أكثر ملاءمة في هذا المجال  
 لظهور جريان سطحي سريع، نظراً لخصائصه الطوبوغرافية والتضاريسية  
 والمورفومترية، بالمقارنة مع حوض وادي يغرف.

### **الخصائص التضاريسية والشكلية لحوضي وادي عرkan ووادي يغرف**

تبين الخصائص التضاريسية والشكلية بين حوضي وادي عرkan ووادي  
 يغرف على امتداد مجاري الشبكة المائية من الشمال إلى الجنوب بالنسبة للحوض  
 الأول، ومن الشرق إلى الغرب بالنسبة للحوض الثاني .

### **الخصائص التخاويسية:**

وتلخص أهم البيانات التضاريسية الناجمة عن الخصائص الشكلية للحوضين فيما يلي :

- ١ - تتناسب الفروق بين كل من محيط و مساحة الحوضين.
- ٢ - تتبادر الفروق بين كل من أعداد الجماري المائية وأطوالها بالحوضين.
- ٣ - لقد أدت زيادة استطالة سفوح حوض وادي يخرف إلى انخفاض متوسط الارتفاعات إلى ١١٤٠ م وقلة تكتل التضاريس على عكس حوض وادي عركان حيث تبدو التضاريس أكثر ارتفاعاً وأكثر تكتلاً على ارتفاعات يصل متوسطها إلى ١٤٨١ م (شكل ٤ وشكل ٥).

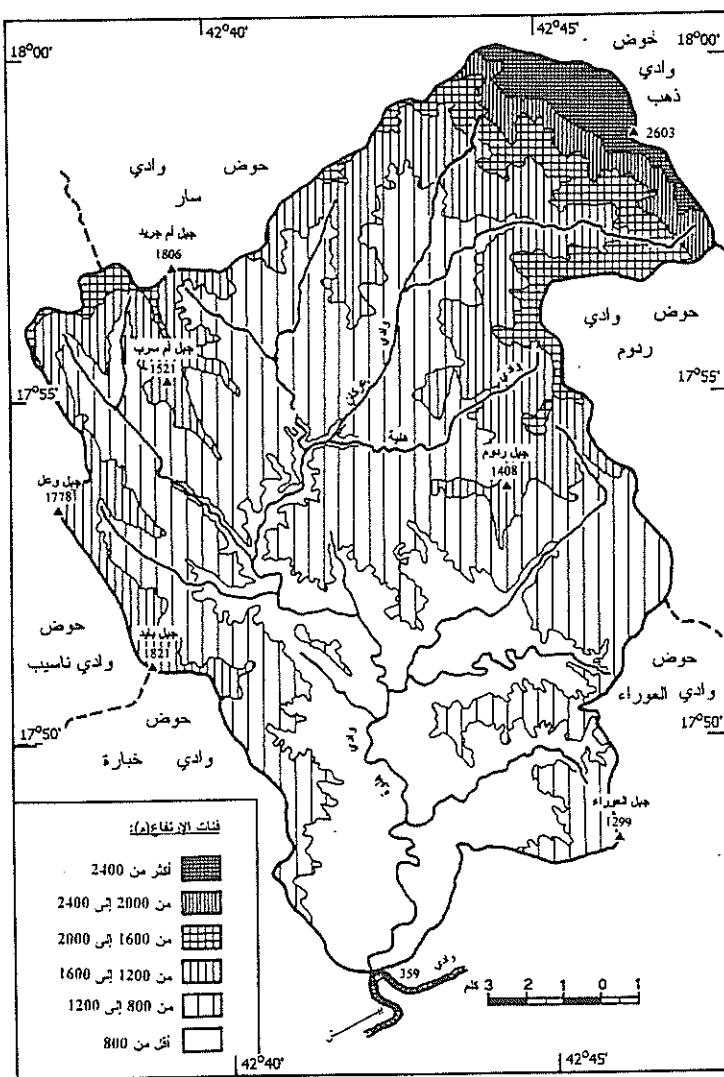
### **الخصائص الطوبوغرافية:**

تبادر الخصائص الطوبوغرافية بين حوضي وادي عركان ووادي يخرف على امتداد سفحهما من الشمال (٢٦٠٣ م) إلى الجنوب (٣٥٩ م) بالنسبة للحوض الأول، ومن الشرق (٢٠٠٤ م) إلى الغرب (٢٧١ م) بالنسبة للحوض الثاني، مما أدى إلى تباين فئات الارتفاع واختلاف الارتفاعات بينها نتيجة اختلاف أشكال السفوح وأطوالها (الشكل ٤ والشكل ٥) و(جدول ٥).

ويعكس هذا الجدول البيانات الطوبوغرافية التالية:

- ١ - تفوق ارتفاعات فئات تضاريس حوض وادي عركان مثيلاتها في حوض وادي يخرف.
- ٢ - تبدو تضاريس حوض وادي يخرف أكثر تجانساً من حيث فروق الارتفاع بين الفئات من مثيلاتها بحوض وادي عركان.

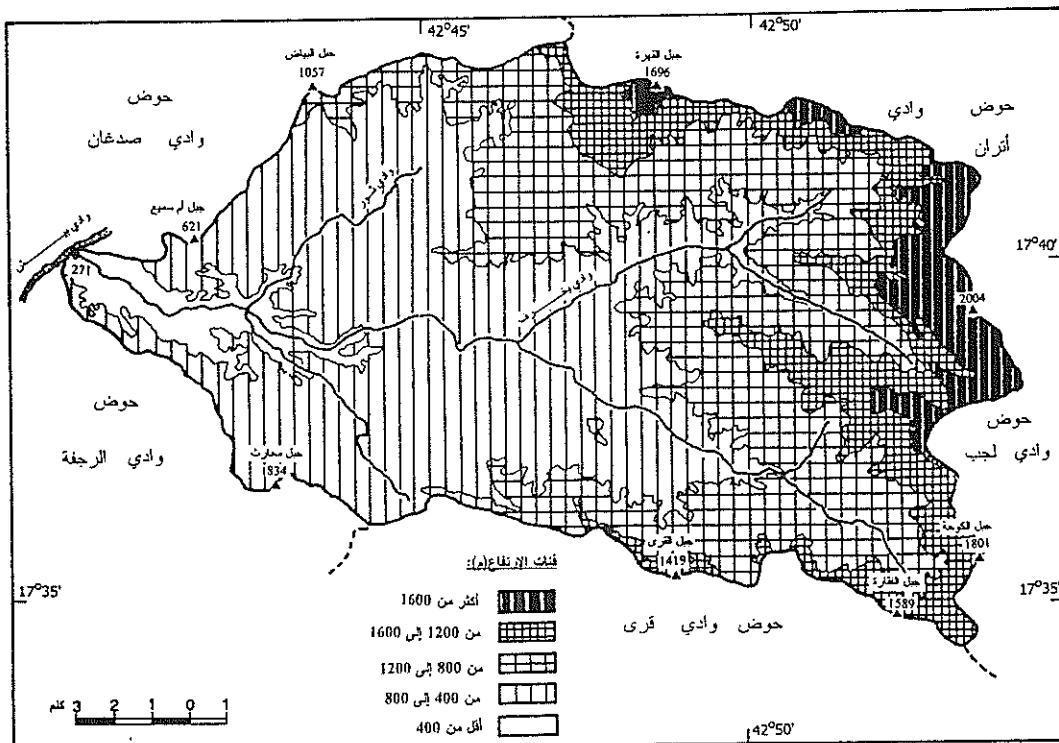
الشكل رقم (٤)  
فئات الارتفاع لتضاريس حوض وادي عرkan



المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ،  
وكالة تخطيط المدن ، 1978

### الشكل رقم (٥)

فلات الإنبعاث لتضاريس حوض وادي يخرف



المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، وكالة تخطيط المدن ، 1978

### جدول (٥) فئات الارتفاع لتضاريس حوضي وادي يخرف و وادي عرkan

النوع	النسبة (%)	الارتفاع (م)	الفارق (%)	مساحة التصريف (كلم²)	الفارق (كلم)	طول المجرى الرئيسي (كلم)	الفارق (كلم)	الفارق (كلم²)
حوض وادي يخرف	٢٥-١	٢٤٠٠-٢٦٠٣	٢٠٣	١١-١	١٠	٢١-٢١	٩	١٣٠-٦٦
	٢٦-٥٠	١٨٠٠-٢٤٠٠	٦٠	٣٢-٢٢	٣٢	٤٢-٣٢	٧	١٩٥-١٣١
	٧٥-٥١	٩٢٠-١٤٨٠	٥٦٠	٤٢-٣٢	٥٦١	٤٢-٣٢	٧	٢٦٠-١٩٦
	١٠٠-٧٦	٣٥٩-٩٢٠	٣٥٩	٨-١	٤٣٤	١٦-٩	٧	٦٢-١
حوض وادي عرkan	٢٥-١	١٥٧٠-٢٠٠٤	٤٣٤	١٢٤-٦٣	٧	٢٤-١٧	٧	١٨٦-١٢٥
	٥٠-٢٦	١١٣٥-١٥٧٠	٤٣٥	٢٢-٢٥	٤٣٤	٢٢-٢٥	٧	٢٤٨-١٨٧
	٧٥-٥١	٧٠٥-١١٣٥	٤٣٠	٨-١	٤٣٤	١٦-٩	٧	٦٢-١

المصدر: من عمل الباحث.

٣ - تعتبر فئتا الارتفاع النسبي (١-٢٥٪) و (٥٠-٢٦٪) أكثر الفئات تبايناً بين الحوضين، بحيث يفوق فارق الارتفاع بين تضاريس الفئة الأولى ٢,١٣ مرة في حوض يخرف بالنسبة لحوض وادي عرkan و ٢,١١ مرة بين تضاريس الفئة الثانية في حوض وادي عرkan بالنسبة لحوض وادي يخرف. أما بالنسبة للفئتين الثالثة والرابعة فإن ارتفاع تضاريس وادي عرkan يفوق مثيله في وادي يخرف.

### المقاطع الطولية للأودية:

تتمثل المقاطع الطولية للأودية شكل الخدار السطح الطوبغرافي على طول المجرى الرئيسي للأحواض المائية من منابعها إلى غاية مصبها (الشكل ٥ و الشكل ٦). وقد

تم تمثيل المقاطع الطولية لوادي عركان ووادي يخرف مقاييس متساوية لتبسيط المقارنة بينها. ويوضح من خلال المقاطع الطولية للأودية المدروسة التباينات التضاريسية الآتية: (الجدول ٥ والجدول ٦) و (الشكل ٦ و الشكل ٧).

١- تفوق ارتفاعات مجاري وادي عركان الذي يجري بين ارتفاعات تتراوح بين ٢٥٨٠ م و ٣٥٩ م على مثيلاتها لمجرى وادي يخرف الذي يجري بين ارتفاعات تتراوح بين ١٧٢٠ م و ٢٧١ م. ويتمثل هذا الوضع بالنسبة لأهم الروافد المغذية لوادي عركان ووادي يخرف.

٢- تبلغ فروق الارتفاع على طول مجاري وادي عركان ٢٢٢١ م، وعلى طول مجاري وادي يخرف ١٤٤٩ م، أي بفارق ٣٥٪ بين ارتفاعات مجاري الأودية بالخوضين.

٣- يتأثر معدل الانحدار على طول مجاري وادي عركان ووادي يخرف بفرق ارتفاعات المخاري أكثر من تأثيره بفرق أطوالها، لأن فارق الأطوال بين المخاري الرئيسية لا يتعدى ٧ كلم، أي ما يعادل ١٨,٤ ٪. يبلغ معدل الانحدار لمجرى وادي عركان ٥,٨ ٪ ، ولجرى وادي يخرف ٤,٧ ٪. وعليه فإن مساحة التصريف الإجمالية تتسم بتجانس واضح بين توزيع أطوال المخاري وارتفاعاتها بالخوضين، أي أن التباينات الموجودة بينهما تظهر فقط على مستوى مساحات جزئية وليس بالضرورة على مستوى مجموع مساحة التصريف (الشكل ٦ والشكل ٧).

٤- يمثل الشكلان (١٢ و ١٣) مقارنة للمقاطع الطولية لمجرى وادي عركان ومجاري وادي يخرف مبنية على أساس البيانات المستقاة من الشكلين (٨ و ٩) ومن المنحنيات الميسومترية للشكليين (١٠ و ١١). وتعتبر هذه الطريقة من أفضل

#### جدول (٦) المساحة النسبية والطول النسيي لمجرى وادي يخرف و مجرى وادي عركان

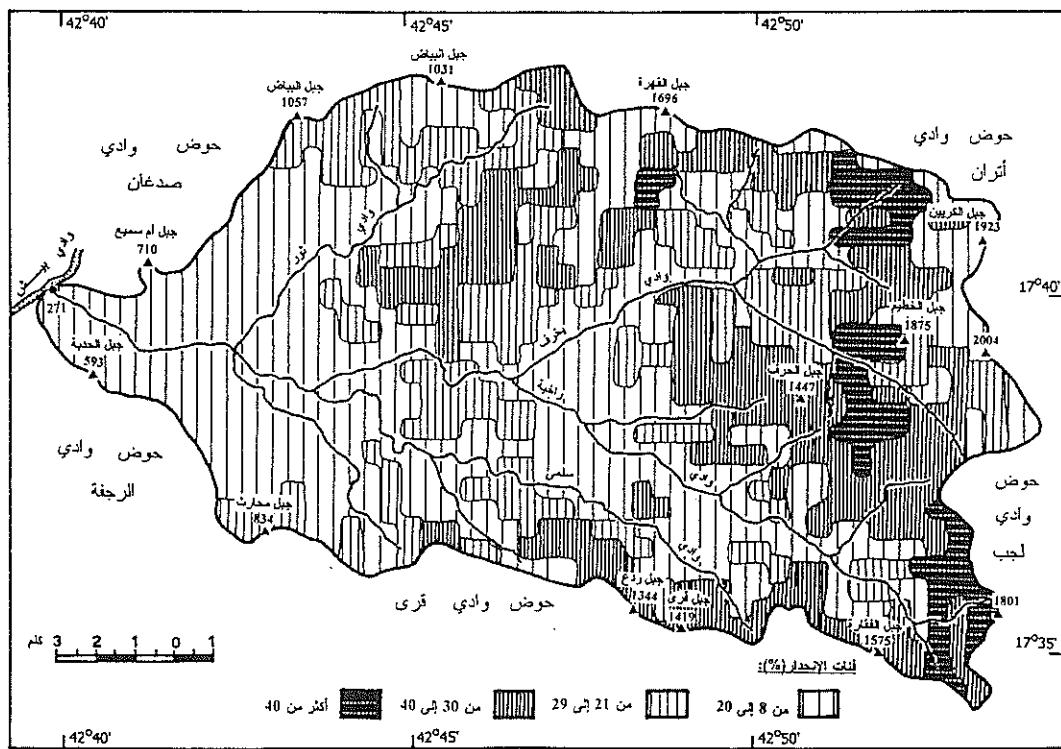
معدل الانحدار (%)	الارتفاع النسيي			الطول النسيي	المساحة النسبية
	وادي عركان	وادي يخرف	وادي يخرف		
١١,٦-٠	٥,٢-٠	١,٠-٠,٨٥	١,٠-٠,٨٥	٠,٠٥-٠	٠,٠٥-٠
١١,٦-١٧,٥	١٢,٤-٥,٢	٠,٨٥-٠,٣٥	٠,٨٥-٠,٤٥	٠,٢٥-٠,٠٥	٠,٢٥-٠,٠٥
٩,٨-١٧,٥	٧,٢-١٢,٤	٠,٣٥-٠,٢٧	٠,٤٥-٠,٣٥	٠,٥٠-٠,٢٥	٠,٥٠-٠,٢٥
٧,٢-٩,٨	٥,٧-٧,٢	٠,٢٧-٠,١٩	٠,٣٥-٠,٢٣	٠,٧٥-٠,٥٠	٠,٧٥-٠,٥٠
٥,٨-٧,٢	٤,٧-٥,٧	٠,١٩-٠,١٢	٠,٢٣-٠,١٥	١,٠-٠,٧٥	١,٠-٠,٧٥

المصدر: من عمل الباحث.

الطرق المستخدمة في مقارنة البيانات التضاريسية المستخلصة من الخرائط الكنتورية. ولقد أثبت وهيلر Wheeler.D.A في دراسته للمقاطع الطولية لمختلف الأنهار والأودية أن هناك تطابقاً كبيراً بين نتائج المقاطع المرسومة، بناء على عمليات المسح الطوبغرافي الميداني ونتائج المقاطع المرسومة بهذه الطريقة (Wheeler.1979). وتتلخص النتائج المستقاة من الشكلين (٩ و ١٠)، والجدول (٣) الذي يوضح تزايد معدل الانحدار على طول مجرى وادي عركان و مجرى وادي يخرف تدريجياً مع زيادة مساحة التصريف بحيث تبلغ هذه الزيادة في  $\frac{3}{4}$  السفلية لمساحة التصريف ٢,٥ % على طول مجرى وادي يخرف، و ٤,٠ % على طول مجرى وادي عركان، بينما يصل معدل الانحدار في  $\frac{1}{4}$  العلوي من مساحة التصريف إلى ١٢,٤ % على طول مجرى الوادي الأول، وإلى ١٧,٥ % على طول مجرى الوادي الثاني، في حين يتزايد معدل الانحدار بين أدنى و أقصى ارتفاع على طول المجرى من ٤,٧ % في  $\frac{1}{4}$  السفلي إلى ١٢,٤ % في  $\frac{1}{4}$  العلوي من حوض وادي يخرف، أي بما يعادل

الشكل رقم (٦)

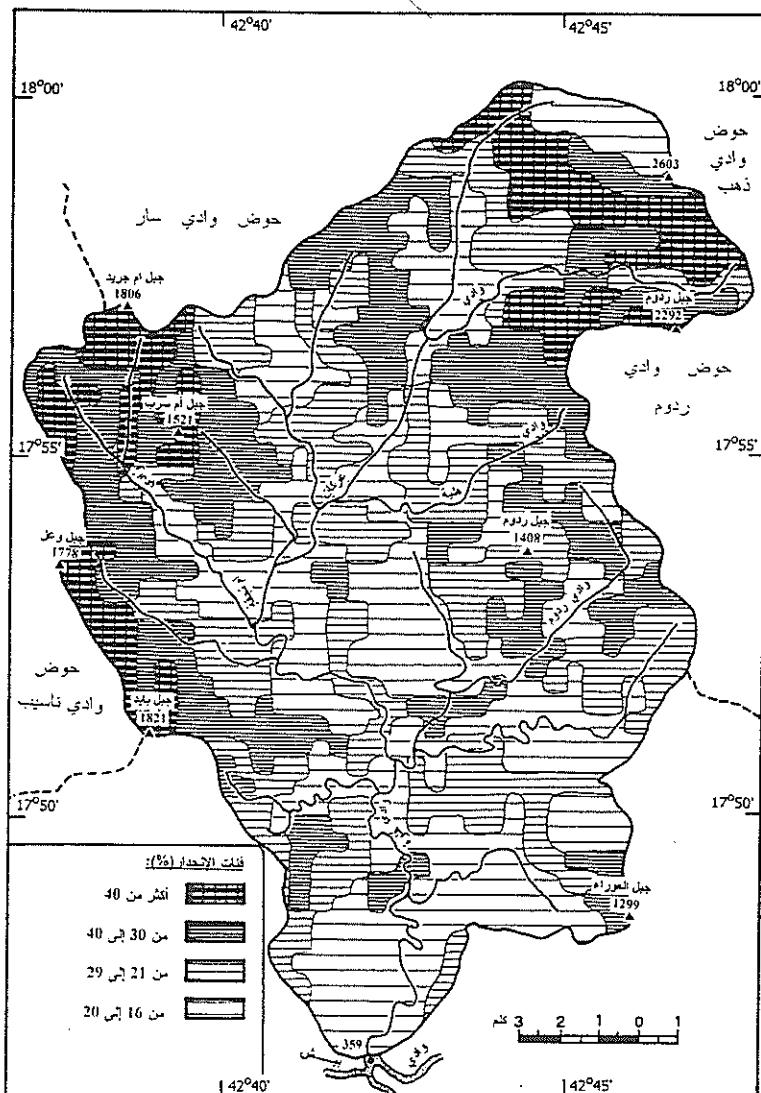
التوزيع المكاني لثبات الانحدار الطبوغرافي بحوض وادي يخرف



المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، وكالة تخطيط المدن ، 1978

**الشكل رقم (٧)**

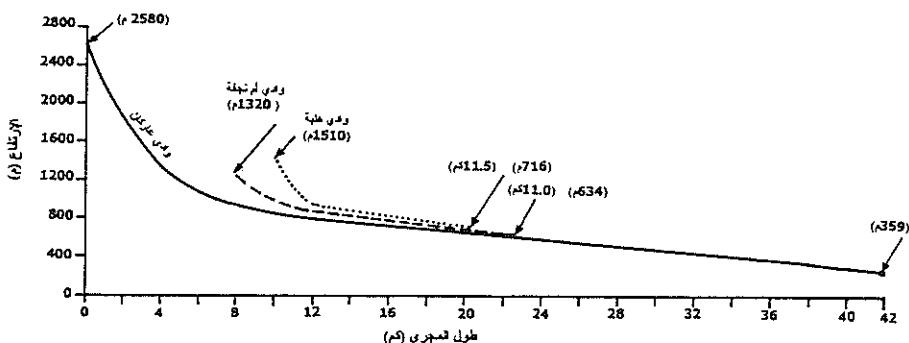
التوزيع المكاني لغذان الاصدار الطوبوغرافي بحوض وادي عرakan



المصدر: عمل الباحث بالاعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، وكالة تخطيط المدن، 1978

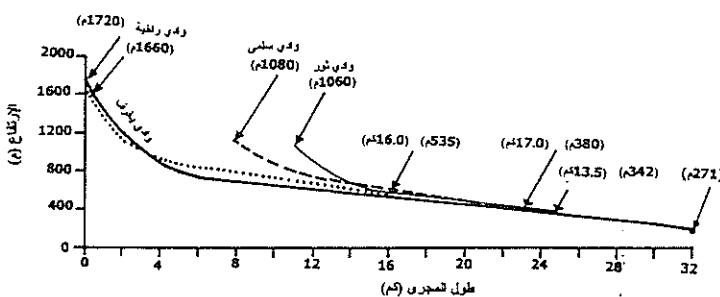
(٨) الشكل رقم

مقاطع طولية لوادي عركان ورواده



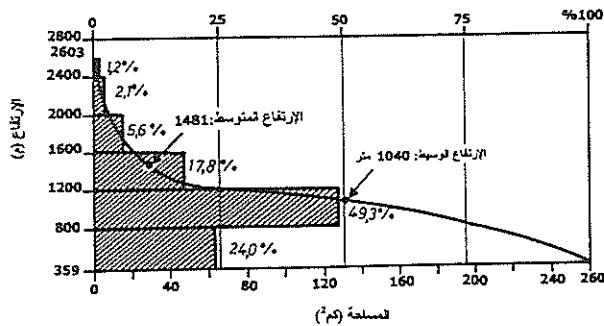
(٩) الشكل رقم

مقاطع طولية لوادي يخرف ورواده

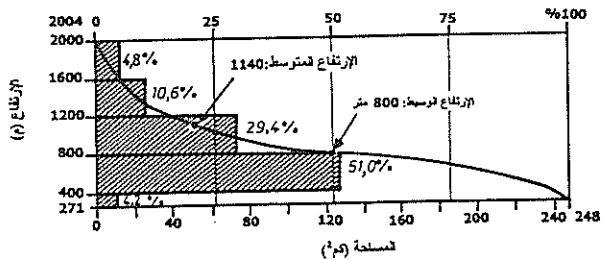


المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، وكالة تخطيط المدن ، 1978

**الشكل رقم (١٠)**  
**المنحنى الهيبسومتري لحوض وادي عرkan وروافده**

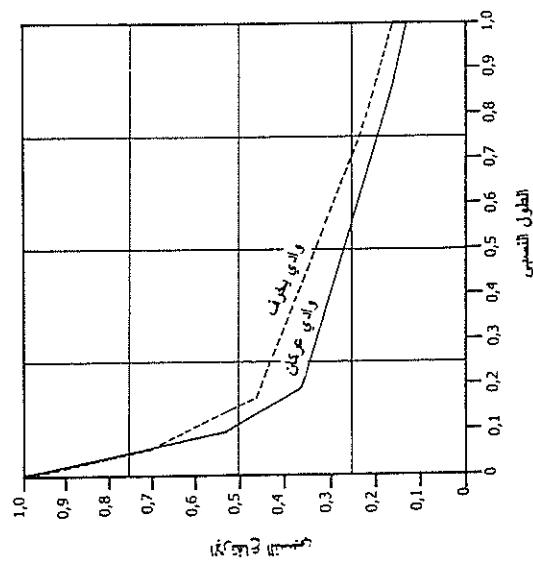


**الشكل رقم (١١)**  
**المنحنى الهيبسومتري لحوض وادي يخرف وروافده**

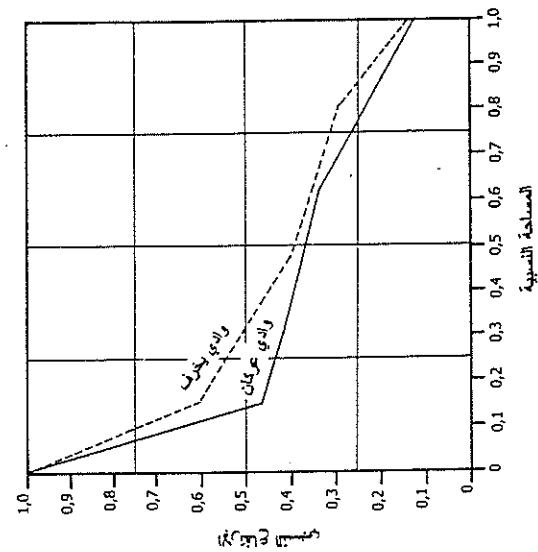


المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية ١/٥٠٠٠٠ ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والتربية ، وكالة تخطيط المدن ، ١٩٧٨

الشكل رقم (١٣)  
توزيع مساحة الطول النسبي للمجرى مع الإرتفاع النسبي للوحض المائي



الشكل رقم (١٤)  
توزيع مساحة الطول النسبي للمجرى مع الإرتفاع النسبي للوحض المائي



توزيع مساحة التصريف النسبي مع الإرتفاع النسبي للوحض المائي

المصدر: على الباحث بالاعتماد على الخريطة الطبوغرافية ١:٥٠٠٠٠.

شكل

الشكل رقم (١٢)  
توزيع مساحة التصريف النسبي مع الإرتفاع النسبي للوحض المائي

المصدر: على الباحث بالاعتماد على الخريطة الطبوغرافية ١:٥٠٠٠٠.

شكل

الخصائص المورفومترية لوحضي وادي عرkan ووادي يبرق ووادي وادي بش بالملكة العربية السعودية : دراسة تطبيقية مقارنة

زيادة قدرها ٧,٧ % بينما يتزايد معدل الانحدار بين أدنى و أقصى ارتفاع على طول الجمرى من ٥,٨ % في  $\frac{1}{4}$  السفلي إلى ١٧,٥ % في  $\frac{1}{4}$  العلوي من حوض وادي عرakan، أي بما يعادل زيادة قدرها ١١,٤ %.

#### **الفصائص الشكلية:**

نعتبر الخصائص الشكلية و المساحة محصلة التطورات الجيومورفولوجية التي شهدتها الحوضان المدروسان منذ فترات الرباعي المطيرة Pluvial quaternary التي تعد العامل المناخي الأكثر تأثيرا في تحديد ملامح الشبكة المائية الحالية . و لقد ورثت الشبكة المائية لكل من حوضي وادي بحرب، ووادي عرakan ملامحها الحالية منذ فجر فترة البلاستوسين المطيرة Pleistocene . ويرجع الباحثون في هذا المجال أصل نظم التصريف الحالية بالجزيرة العربية والصحراء الإفريقية إلى دور دوناو المطير Donau الذي تلاه دورا الفورم وما قبل الفورم Würm الأقل مطرا وللذين كانوا يمثلية فترة تنشيط لعمل التعرية المائية وإعادة الشباب لتلك النظم بواسطة العديد من محاري الرتب الدنيا التي تطورت خلال فترتيهما (جودة، ١٩٧٨) و(مصطففي، ١٩٨٢). و تحت تأثير عمليات الرفع التكتوني للدرع العربي التي استمرت خلال الزمن الرباعي Quaternary، والتي مازالت مستمرة حتى الآن تحت تأثير نشاط أنحدر البحير الأحمر. وقد ساعدت هذه العوامل التكتونية على تطور التضاريس الجبلية المرتفعة بجوار صخرية شكلت تدريجيا خطوط تقسيم المياه على الصخور الناريه الصلبة بارتفاعات تبلغ أقصاها عند ٢٠٠٤ م بحوض وادي بحرب و عند ٢٦٠٣ م بحوض وادي عرakan. ولذا فإن أشكال الأحواض المائية لها دلالات جيومورفولوجية تتعلق بالعمليات المورفوديناميكية السائدة بالأحواض

الميدروغرافية. ويرى سترايلر A.N. Strahler أن الأحواض النهرية التي تتشابه في خصائصها الشكلية لا بد أن تتماثل في خصائصها الجيومورفولوجية الأخرى، لأن مثل هذا التشابه لا بد أن ينتج عن نفس العمليات الجيومورفولوجية .(Strahler.A.N. 1958)

ولذا فإن دراسة الخصائص الشكلية لها مدلولاً كما الجيومورفولوجية التي تسمح بمقارنة الحوضين المدروسين. و سوف يقتصر التحليل المورفومترى الكمى لهذين الحوضين على المؤشرات التالية:

#### **نسبة الاستطاللة: Elongation ratio:**

وهي عبارة عن النسبة بين طول قطر دائرة مساوية لمساحة الحوض المائي (كم) وأقصى طول للحوض الميدروغرافي (كم) (Schumm . 1956). ولذا فإن هذه النسبة تدل على استطاللة حوض وادي عركان (٢٦٠ كم<sup>٢</sup>) بالمقارنة مع حوض وادي يخرف (٢٤٨ كم<sup>٢</sup>). وتدل نسبة الاستطاللة على امتداد المجرى المائي من الرتبة الأولى بين أراضي ما بين الأودية في حوض وادي عركان أكثر من امتدادها في حوض وادي يخرف، نظراً لاختلافات الموجودة بين عرض الحوض مع امتداده الطولي (الجدول ٧).

#### **معامل الاستدوارة: Circularity index**

وهو ما يعبر عن النسبة بين مساحة الحوض الميدروغرافي (كم<sup>٢</sup>) ومساحة دائرة يساوي محيطها محيط الحوض الميدروغرافي نفسه (كم<sup>٢</sup>) (Miller, 1953) لذا فإن الشكل الهندسي للحوض يزداد تماثلاً مع الشكل الدائري للكما اقتربت قيمة

### جدول (٧) الخصائص الشكلية والمساحية

نسبة زيادة عركان عن بئر (٪)	خوض وادي عركان	خوض وادي بئر	المتغيرات
٠	٢٦٠	٢٤٨	مساحة الخوض ( كلم )
٥	٨٤	٨٠	محيط الخوض ( كلم )
٦	٣٤	٣٢	طول المستطيل المائي ( كلم )
٧	٢٧	٢٥	أقصى طول للخوض ( كلم )
٥,٦	٠,٧١	٠,٦٧	نسبة الاستطاله
٩	١,٤٦	١,٤٢	معامل التكثيل ( الاندماج )
٦-	٠,٤٦	٠,٤٩	معامل الاستداره
١٠-	٠,٣٦	٠,٤٠	معامل الشكل
٢٤	٤٢	٣٢	طول الجري الرئيس ( كلم )
٥-	٦٧,٤	٧٠,٨	المعامل الميسومترى

المصدر: من عمل الباحث.

هذا المعامل من ١ . وبالتالي تكون خطوط تقسيم المياه حينئذ أكثر تجانساً وأكثر انتظاماً مما يساعد على تماثل زمن الاستجابة للخوض على طول امتداده، نظراً لوقوع جميع خطوط تقسيم المياه على مسافات متماثلة بالنسبة للجري الرئيس. ويترتب عن هذا العامل ارتفاع كمية الجريان السطحى بالأودية نظراً لوصول مياه الأمطار الجاربة من جميع السفوح إلى الجري الرئيس في فترة زمنية متماثلة على امتداد الخوض المائي. وتدل قيمة معامل الاستداره على انخفاض استداره الخوض الهيدروغرافي لوادي عركان نوعاً ما نظراً لشدة تعرج خطوط تقسيم المياه و شدة

ارتفاع منطقة المنابع بالمقارنة مع باقي مساحة التصريف بسبب استمرار تأثير سفوح هذا الحوض بحركات الرفع التكتوني التابعة لنشاط أخدود البحر الأحمر المتواصلة خلال الزمن الرباعي وحتى اليوم. وقد أدى استمرار ارتفاع خط تقسيم المياه بخوض وادي عرkan إلى وجود نشاط مورفوديناميكي ساعد مختلف المحاري المائية على تعميق محاريها وزيادة عددها بواسطة عمليات الحت الرأسي التي سرعت من امتداد محاري الرب الدنبا إلى أعلى السفوح. بيد أن تأثيرات هذه العوامل بمنتها أقل حدة بخوض وادي يخرف.

#### **معامل الشكل: Form/shape index:**

ويعبر هذا المعامل عن النسبة بين مساحة الحوض الهيدروغرافي ( $\text{كم}^2$ ), ومربع طول الحوض ( $\text{كم}$ ) (Horton, 1945). وعادة ما تشبه أشكال الأحواض بأشكال هندسية كما هو الحال بالنسبة لخوض وادي يخرف، الذي يشبه الشكل المستطيل، نظراً لامتداد محاري هذا الخوض بالموازاة مع امتداد سفوحه من الشرق إلى الغرب، في حين يقترب شكل خوض وادي عرkan من شكل المعين، نظراً لاتساع مساحة التصريف بالخوض الجزئي الأوسط وضيقها بالخوضين العلوي والسفلي.

وعليه يدل هذا المعامل على العلاقة بين مساحة التصريف وامتداد المحاري المائية على السفوح بحيث تزداد تجانس هذين العاملين كلما اقتربت قيمة هذا المعامل من ۱ . ويتنااسب معامل الشكل مع معامل الاستدارة بخوض وادي يخرف، ووادي عرkan، مما أدى إلى وجود تباينات مماثلة للتباينات الموجودة على مستوى معامل الاستدارة ونسبة الاستطالة بالخوضين.

### **Hypsometric index: المعامل الهيسومترى**

يعبر هذا العامل عن العلاقة النسبية بين الارتفاع النسبي والمساحة النسبية لأية فئة ارتفاع بالحوض الهيدروغرافي. وعليه فكلما تناسب التوزيع المكاني للارتفاعات مع مساحة التصريف اقتربت قيمة المعامل الهيسومترى من ١. وتدل القيم المرتفعة لهذا المعامل بالحوضين الهيدروغرافيين على الطابع الجبلي لتضاريسهما وخاصة تضاريس حوض وادي عركان<sup>(\*)</sup>. ويعكس هذا المعامل بالحوضين المدروسين ظاهرتين هامتين هما:

- ١ - زيادة نسبة مساحة المناطق المنقرضة التي تفوق ارتفاعها ١٢٠٠ م إلى مجموع مساحة الحوض بحوض وادي عرkan، مقارنة مع مثيلاتها بحوض وادي بئر إذ تمثل على التوالي ٢٦,٧٪ و ٤,٥٪ من المساحة الإجمالية للحوضين.
- ٢ - ترکز نشاط عمليات التعرية أكثر بحوض وادي عرkan كما يدل عليه المعامل الهيسومترى بهذا الحوض الذي فقد حوالي ٣٣٪ من كمية المواد الصخرية الأصلية التي اشتغلت عليها سفوحه، بينما لا تتعدي هذه النسبة ٢٩٪ بحوض وادي بئر. ويرجع هذا الفارق إلى تزايد نشاط التعرية تحت الظروف الطوبوغرافية والتكتونية المواتية لها بحوض وادي عرkan أكثر من حوض وادي بئر.

### **الخصائص التخاويفيسية والشكلية للأحواض الجزئية**

نظراً لتبين الخصائص الشكلية والمساحية والتضاريسية للشبكة المائية واختلاف مجاريها من منطقة إلى أخرى بحوضي وادي عرkan ووادي بئر فقمنا بتقسيم هذين الحوضين إلى ثلاثة أحواض جزئية اعتماداً على التوزيع المكاني لأهم

(\*) لقد ساهم في تطوير هذا المفهوم كل من :

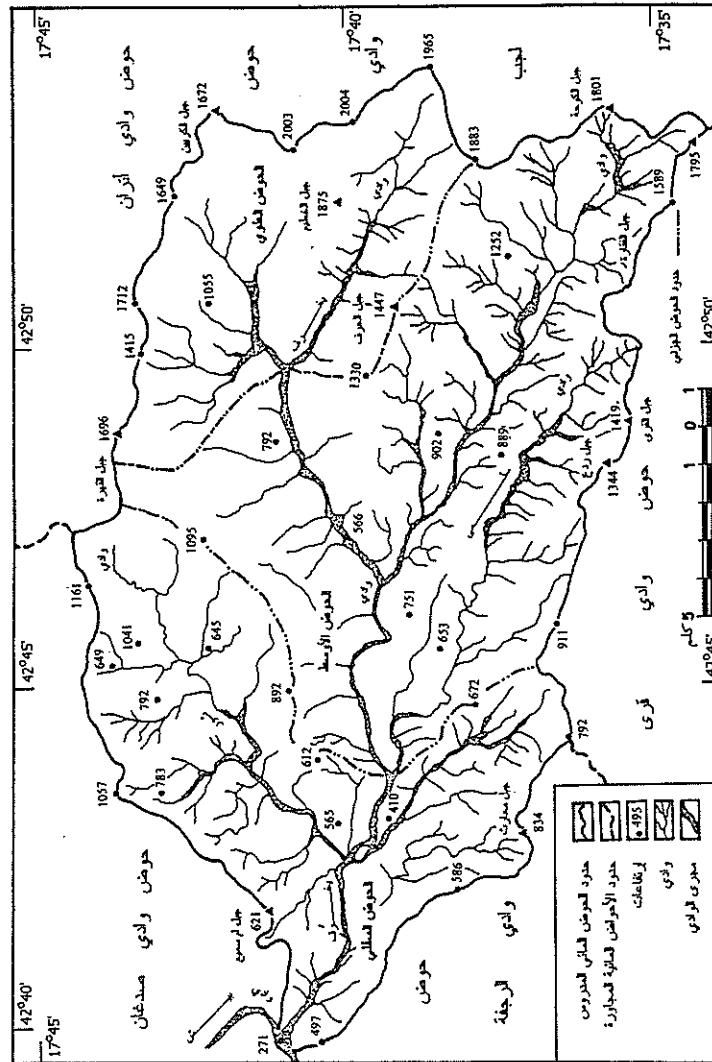
Hann.C and Jonhson. H (1966). Chorley.R and Morley.L (1959). Strahler.A.N (1952).

التكوينات الصخرية وعلى امتداد أهم الرواقد بما وهي: الحوض الجزئي العلوي، والحوض الجزئي الأوسط، والحوض الجزئي السفلي بهدف تبسيط عملية المقارنة (الشكل ١٤ والشكل ١٥) و (الجدول ٨).

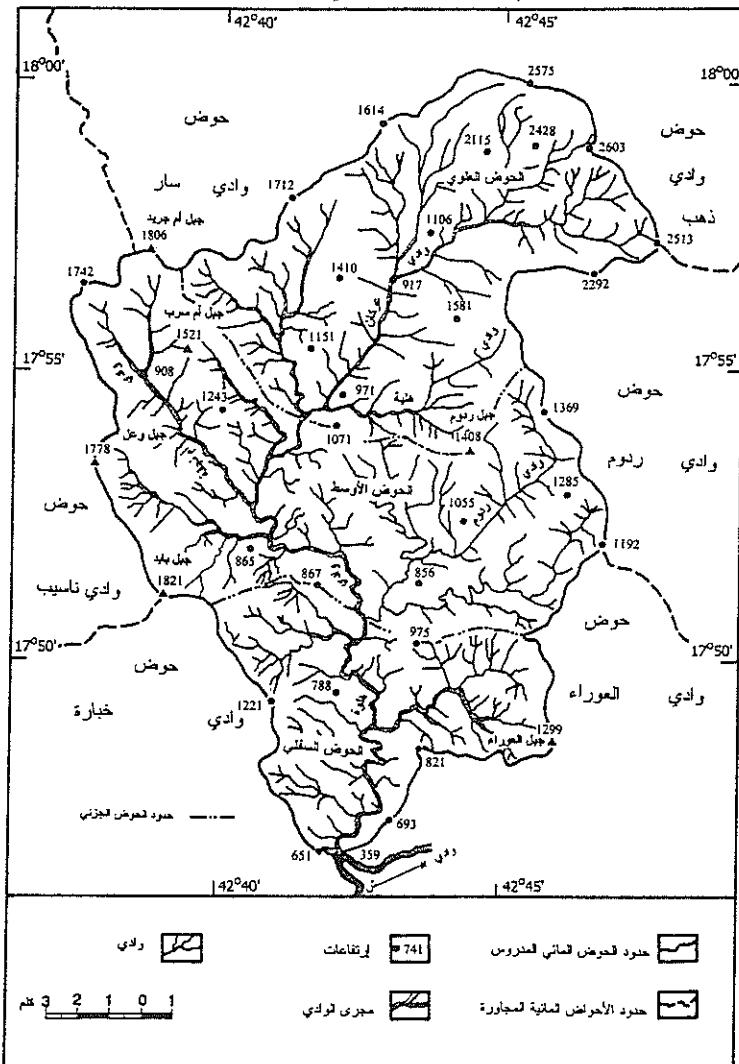
ويبدو من خلال هذا الجدول أن تضرس الحوضين الهيدروغرافيين واضح بشكل خاص في الحوض الجزئي العلوي لكل منهما أين تبلغ نسبة التضرس التي تعكس العلاقة بين الارتفاعات وأطوال الحوض أقصاها بما يعادل  $4,4 \text{ كم}/\text{كم}$  بالحوض الجزئي العلوي لوادي ينرف و  $115,8 \text{ م}/\text{كم}$  بالحوض الجزئي العلوي لوادي عر كان، أي بفارق يبلغ  $18,5 \%$  تضرس الحوضين.

ويرتبط هذا الفرق بزيادة مساحة التصريف الإجمالية لحوض وادي عر كان عن مثيلتها لحوض وادي ينرف، وكذلك بشدة تضرس الحوض العلوي بالحوض الأول، مقارنة مع مثيله بالحوض الثاني (الجدول ١)، أي وكان خصائص تضاريس الحوضين المذكورين ترتبط بشكل مباشر بخصائص تضاريس الحوض الجزئي العلوي لهما على وجه الخصوص (الجدول ٤ والجدول ٥). وترجع هذه التباينات إلى ضيق مساحة التصريف بالحوض الجزئي السفلي لوادي عر كان ( $46 \text{ كلم}^2$ )، مقارنة مع مثيلتها بحوض وادي ينرف ( $71 \text{ كلم}^2$ ، وبفارق  $35,2 \%$  بين المساحتين، بالإضافة إلى زيادة ارتفاع مساحة التصريف بالحوض الجزئي الأول أين يصل متوسط الارتفاع إلى  $820 \text{ م}$ ، في حين لا يتعدى هذا المتوسط  $730 \text{ م}$  بالحوض الجزئي الثاني، أي بفارق  $11 \%$  بين الارتفاعين . ولقد أثرت هذه التباينات على درجة المدار السطح الطوبوغرافي بحيث يصل فارق متوسط الانحدارات

### الشكل رقم (٤)



## الشكل رقم (١٥)



المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، وكالة تخطيط المدن، 1978

**جدول (٨) الخصائص الطوبوغرافية والشكلية للأحواض الجزئية لوحدي عركان  
ووادي يخريف**

حوض وادي عركان				حوض وادي يخريف				المتغيرات
حوض سفلي	حوض أوسط	حوض علوي	حوض سفلي	حوض أوسط	حوض علوي	حوض علوي	حوض علوي	
٤٦	١٣٤	٨٠	٧١	١٣١	٤٦			مساحة التصريف (كم <sup>٢</sup> )
٣٧	٥٧	٥٢	٥٦	٦٢	٤٠			محيط الحوض (كم)
٣٥٩	٥٤٥	٧٥١	٢٧١	٣٩٠	٦٨٢			الارتفاع الأدنى (م)
١٢٩٩	١٨٢١	٢٦٠٣	١١٦١	١٦٩٦	٢٠٠٤			الارتفاع الأقصى (م)
٨٢٠	١٢٢٠	١٦٧٠	٧٣٠	١٠٠٠	١٣٤٠			الارتفاع المتوسط (م)
١٣	١٤	١٥	٩	١٣	١٠			طول المجرى الرئيس (كم)
١٥	٢٢,٩	٢١,٧	٢٥,٦	٢٥,٣	١٧,٩			طول المستطيل المماثل (كم)
١٢	١٨	١٦	١٦	٢١	١٤			أقصى طول للحوض (كم)
١١٣,٣	١٩٠,٤	١٤٢,٥	٦٢,٢	١٠٧,٩	١٨٥,٢			معدل الانحدار (م/كم)
٧٨,٣	٧٠,٩	١١٥,٨	٥٥,٦	٦٢,٣	٩٤,٤			نسبة التضرس (م/كم)
٠,٦٤	٠,٧٣	٠,٦٣	٠,٥٩	٠,٦٢	٠,٥٥			نسبة الاستطالبة
١,٥	١,٤	١,٦	١,٩	١,٥	١,٧			معامل التكثيل (الاندماج)
٠,٤٢	٠,٥٢	٠,٢٧	٠,٢٩	٠,٤٣	٠,٣٦			معامل الاستدارة

المصدر: من عمل الباحث.

الطوبوغرافية إلى ١,٤٥٪ بين انحدارات الحوض الجزئي السفلي لوحدي يخريف (٦٢,٢ م/كم) ووادي عركان (١١٣,٣ م/كم)، بينما يفوق متوسط انحدار الجزء العلوي لوحدي يخريف (١٨٥,٢ م/كم) مثيله لوحدي عركان (١٤٢,٥ م/كم) نظراً للفرق الواضح بين مساحة التصريف كهما التي تصل على التوالي إلى ٤٦ كم<sup>٢</sup> و ٨٠

كم، أي بفارق ٤٢,٥٪ بين المساحتين مع أن حوض وادي يخترف ينخفض بمتوسط ٣٣٠ م عن مثيله حوض وادي عركان. وتبدو تأثيرات هذه البيانات واضحة على شكل وامتداد مجاري الشبكة المائية بالحوضين الهيدروغرافيين، ولا سيما على الحجرى الرئيس وأهم الروافد المغذية له كما توضحه المقاطع الطولية للأودية (الشكل ٨ والشكل ٩).

وتعكس هذه المقاطع بوضوح الاختلاف الموجود بين ارتفاعات وأطوال المجاري الرئيسية المغذية لكل من وادي يخترف ووادي عركان الذي وجد تضاريس أكثر ملاءمة لخفر وتعقيم شبكة مائية أكثر تعرجاً وامتداداً عن مثيلتها بحوض وادي يخترف كما يدل عليه طول الحجرى الرئيس الذي يبلغ على التوالي ٤٢ كم بالنسبة للوادي الأول، و٣٢ كم بالنسبة للوادي الثاني بالرغم من تماثل مساحة التصريف بينهما، ويمكننا تحديد البيانات المكانية لخصائص الشبكة المائية كمياً باستعمال عدة مؤشرات مورفومترية أعطت مدلولات جيومورفولوجية وهيدرولوجية في أحواض هيدروغرافية بالملكة العربية السعودية (الصالح ، ١٩٩٩)، و(الجعیدی ١٩٩٧) وأحواض مائية أخرى في الأردن (سلامة، ١٩٨٠)، وأخرى بالجزائر (بوروبة ، Fauchon, ١٩٩٩)، وأخرى بأحواض مختلفة في كندا (Livernoche, ١٩٧٤) (artier and Leclerc, ١٩٦٤)، و(الكويت (كليسيو، ١٩٨٨). وتعتبر كثافة التصريف وتكرارية المجاري ونسبة التشعب من أهم المؤشرات المورفومترية المستخدمة في دراسة التطور المورفوديناميكي، والخصائص الهيدرولوجية لأحواض التصريف .

## الخصائص المورفومترية ذات المدلول الورفوديناميكي

تظهر تأثيرات الخصائص التضاريسية والشكلية واضحة على تنظيم وامتداد مجاري الشبكة المائية بالحوضين المدروسين. وتعتبر كثافة التصريف وتكرارية المجاري من أهم التغيرات المورفومترية ذات المدلول المورفوديناميكي لحوض التصريف، لأنها تعكس طبيعة العلاقات المكانية بين أشكال السطح الطوبوغرافي الناجمة من تطور عمليات التعرية ومدى قدرة التكوينات الصخرية على مقاومة عمل الحت المائي، خاصة خلال فترات عملية تحويل مياه الأمطار المتساقطة على الحوض إلى مياه جارية سطحية. وقر هذه العملية بظروف مورفومناحية تتحكم فيها تأثيرات عوامل طبيعية كثيرة بواسطة علاقات مكانية وزمانية معقدة تختلف من حوض هيدروغرافي لآخر، تبعاً لاختلاف الموقع الجغرافي والتركيب الجيولوجي لهذا الأخير. وسوف نعتمد على مقارنة كثافة التصريف وتكرارية المجاري لاستقصاء طبيعة العلاقات المذكورة على مستوى مساحة التصريف الإجمالية بكل حوض مائي وعلى مستوى المساحة الخزئية للأحواض العلوى والأوسط والسفلى.

### كثافة التصريف:

تعبر كثافة التصريف عن العلاقة النسبية بين جموع أطوال المجاري المائية بمختلف أشكالها (دائمة ، موسمية ، مؤقتة)، ومساحة التصريف للحوض الهيدروغرافي . وتشير من الجدولين ٩ و ١٠ تأثيرات الخصائص التضاريسية والشكلية على تنظيم الشبكة المائية بحوضي وادي عركان ووادي ينرف بالرغم من تماثل مساحة التصريف وتشابه التكوينات الجيولوجية فيما . ولقد أدت التباينات التضاريسية والشكلية بين الحوضين إلى وجود اختلاف بين العوامل

جدول (٩) الخصائص المورفومترية للشبكة المائية بالجوف الهيدروغرافي لموادي ينرف

الرتبة	عدد الماء	مجموع الماء	متوسط الماء	نسبة الماء	النسبة الماء	متوسط مساحة التصرف (كم²)	مساحة التصرف (كم²)	النسبة الماء						
الأولى	٢٤٢	٢٤٨	١,٢١	١,٢١	—	١,٥٣	١,٢٦	١,٢٦	٨٤	٥٥	٥٥	١٦	١٦	١٦
الثانية	٢٧	٢٧	١,٢١	١,٢١	—	١,٥٣	١,٢٦	١,٢٦	٢٧	٢٧	٢٧	٣	٣	٣
الثالثة	٣	٣	١,٢١	١,٢١	—	١,٢٦	١,٢٦	١,٢٦	٣	٣	٣	١	١	١
الرابعة	١٥	١٥	١,٢٢	١,٢٢	—	١,٢٣	١,٢٣	١,٢٣	٢٧	٢٧	٢٧	٣	٣	٣
الخامسة	١	١	١,٢٣	١,٢٣	—	١,٢٣	١,٢٣	١,٢٣	٥٥	٥٥	٥٥	٥٥	٥٥	٥٥
الجمجم	٣١٢	٣١٢	١,٢٣	١,٢٣	—	١,٢٣	١,٢٣	١,٢٣	٢٦١	٢٦١	٢٦١	٣٣٣	٣٣٣	٣٣٣

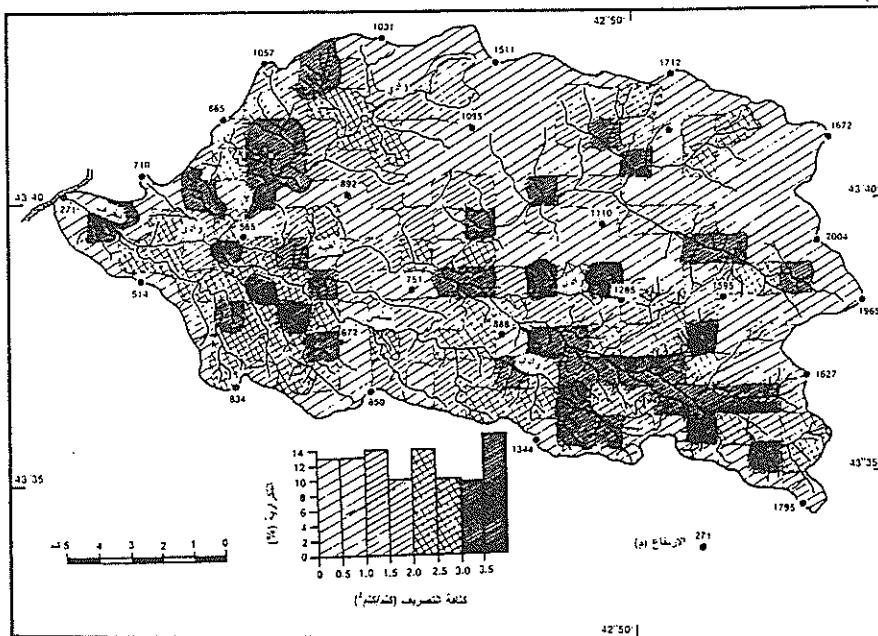
جدول (١) المصانص المورفوتيرية للشبكة المائية بالخوضي الميدوغوري لوادي عرkan

الرتبة	عدد الماء	مجموع الماء	نسبة الماء	متوسط الماء	مجموع مساحة التصرف (كيلم)	مساحة الماء	نسبة الماء					
الأولى	٢٧٤	٢٩١	٣٧٠	٧٨	١١٦	—	—	٣٦٠	٣٦٠	٣٦٠	٣٦٠	٣٦٠
الثانية	٩٦	١٢٦	١٣١	١٣١	١٣٣	١٦٨	١٦٨	١٦٦	١٦٦	١٦٦	١٦٦	١٦٦
الثالثة	٢٠	٢٠٠	٢٣٩	٢٣٩	٢٣٧	٢٥٠	٢٥٠	٢٤٦	٢٤٦	٢٤٦	٢٤٦	٢٤٦
الرابعة	٧	٢٧١	٢٧١	٢٧١	٢٧١	٩٥	٩٥	٩٠	٩٠	٩٠	٩٠	٩٠
الخامسة	٢	١٦	١٦	١٦	١٦	١٧	١٧	١٦	١٦	١٦	١٦	١٦
السادسة	١	١٤	١٤	١٤	١٤	١٥	١٥	١٤	١٤	١٤	١٤	١٤
ال Seventh	٥٠٠	٥٦١	٥٦١	٥٦١	٥٦١	٥٦٠	٥٦٠	٥٥٩	٥٥٩	٥٥٩	٥٥٩	٥٥٩

المورفوديناميكية المتحكمة في شكل وطبيعة التعرية السائدة بكل حوض بالرغم من موقعهما في نفس النطاق البيومناخي . ولقد أدت تباينات نشاط التعرية إلى وجود تباينات مكانية بين امتداد وتطور الشبكة المائية بالحوضين المدروسين ، كما يعكسه التوزيع المكاني لكثافة التصريف (شكل ١٦ وشكل ١٧ وجدول ١١) .  
وتلخص الاختلافات المكانية لكثافة التصريف بحوضي وادي عرkan ووادي ينبع فيما يلي :

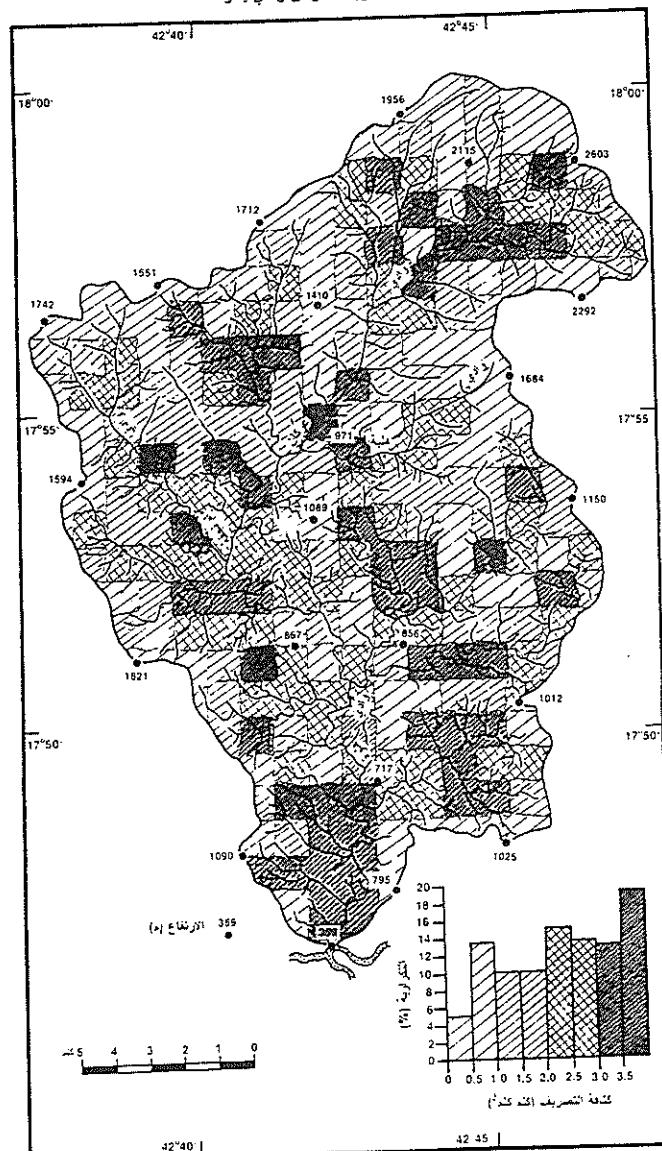
- ١ - ارتفاع كثافة التصريف بالحوض الهيدروغرافي لوادي عرkan أكثر من مثيلتها بالحوض الهيدروغرافي لوادي ينبع . وتتناسب كثافة التصريف بذين الحوضين مع طبيعة تضرسهما ، وهي تعكس تأثير شكل السطح الطوبوغرافي المتميز للحوض الأول الذي يتسم بارتفاع السفوح وشدة انحدارها ، مما أدى إلى امتداد وتفرع المخاري المائية بواسطة عمليات الحفر الرأسى . وقد ساعدت هذه الظروف على زيادة بمجموع أطوال مجاري حوض عرkan ، مقارنة مع مثيلاتها بحوض وادي ينبع ، بحيث يبلغ الفرق بين مجموع المخاري بالحوضين ١٠٥ كلم ، أي ما يعادل زيادة كثافة تصريف الشبكة المائية بحوض وادي عرkan بنسبة ٢٠ % عن مثيلتها بحوض وادي ينبع . ولقد ساعد قرب حوض وادي عرkan من منطقة الرفع التكتوني للدرع العربي بالسفوح الغربي لارتفاعات عسير التابعة لمساحة التأثير لأنحدود البحر الأحمر على زيادة تشعب مجاري الشبكة المائية لهذا الحوض (الجدول ٩ والجدول ١٠) .
- ٢ - نظراً للاختلافات الموجودة بين خصائص الحوضين التضاريسية والشكلية نجد أن تنظيم مجاري الشبكة المائية قد تأقلم مع طبيعة تضرس الحوضين ، كما يعكسه متوسط أطوال المخاري الذي يصل إلى ١,٣٢ كلم /مجرى بمجموع ٣١٨ مجوى

الشكل رقم (١٦)  
خرائطة كثافة التصريف نحو وادي بدرف



المصدر: عمل البحث بالاعتماد على البيانات من الخريطة طور عربية 1/50000.

الشكل رقم (١٧)  
خرائط كثافة التصريف لحوض وادي يخروف



المصدر: عمل أكاديمية على تقييم من التصريف المائي غرب نهر .1/50000

### جدول (١١) تكرارية كثافة التصريف بمحظى وادي عر كان و وادي يخرف

محظى وادي عر كان		محظى وادي يخرف		كثافة التصريف (كلم/كلم <sup>٢</sup> )
النكرارية (%)	المساحة (كلم <sup>٢</sup> )	النكرارية (%)	المساحة (كلم <sup>٢</sup> )	
٥	١٣	١٢,٩	٣٢	أقل من ٠,٥
١٣,٥	٣٥	١٢,٩	٣٢	١,٠٠-١,٥١
١٠,٤	٢٧	١٤,١	٣٥	١,٥٠-١,٠١
١٠,٤	٢٧	١٠,١	٢٥	٢,٠٠-١,٥١
١٥	٣٩	١٤,١	٣٥	٢,٥٠-٢,٠١
١٣,٥	٣٥	١٠,١	٢٥	٣,٠٠-٢,٥١
١٣	٣٤	٩,٧	٢٤	٣,٥٠-٣,٠١
١٩,٢	٥٠	١٦	٤٠	أكبر من ٣,٥٠
١٠٠	٢٦٠	١٠٠	٢٤٨	المجموع

المصدر: من عمل الباحث.

٣- بمحظى وادي يخرف، في حين لا يتعدى هذا المتوسط ١,٠٥ كلم/مجرى بمجموع ٥٠٠ مجرى بمحظى وادي عر كان .

٤- لقد أدت استطاله الجاري بمحظى وادي يخرف إلى اتساع مساحة التصريف التابعة لكل مجرى كما يظهر من متوسط مساحة التصريف الذي يبلغ ٠,٧٨ كلم<sup>٢</sup>/مجري بهذا المحظى، في حين لا يتعدى هذا المتوسط ٠,٥٢ كلم<sup>٢</sup>/مجري بمحظى وادي عر كان . ويدل هذا الفرق على طبيعة كثافة التصريف التي تتأثر بزيادة أطوال الجاري أكثر من تأثيرها بزيادة أعداد الجاري بمحظى وادي يخرف، بينما ترتبط هذه

**الكثافة مباشرة بزيادة أطوال المجاري بواسطة التعرية المائية المؤدية إلى ظهور مجاري جديدة من الرتبة الأولى بأعلى سفوح حوض وادي عر كان .**

٥ - ويرتبط بهذا الفرق فرق آخر تنسن به المساحة الدنيا الضرورية لظهور بحري مائي من الرتبة الدنيا بكل ، بحيث تتسع هذه الأخيرة نسبياً أكثر بحوض وادي ينفرج أين تبلغ  $59,0$  كلم<sup>٢</sup>/جرى ، نظراً لطبيعة أشكال المجاري بهذا الحوض ، مقارنة مع مثيلتها ببحوض وادي عر كان أين لا تتعدي  $49,0$  كلم<sup>٢</sup>/جرى .

٦ - إن هناك تبايناً واضحاً بين كثافة التصريف على مستوى الأحواض الجزئية لكل حوض هيドروغرافى بحيث تبلغ كثافة التصريف أقصاها بالحوض الجزئي السفلي على مستوى الحوضين الهيدروغرافيين ، نظراً للطابع الفيسي الذي يساعد على تجمع المياه الجارية بغزارة في هذا الجزء من كل حوض . ويعتبر هذا الحوض بمثابة الحوض الجموع للجريان السطحي المتشكل بالحوضين الجزئيين الأوسط والعلوي . وتتطلب هذه الوضعية الهيدرولوجية شبكة من المجاري قادرة على استيعاب وتصريف ما يصلها من مياه جارية سطحية من أبعد نقطة لخط تقسيم المياه ، وهو ما يؤدي تدريجياً إلى ارتفاع طاقة المطر الرأسى للمياه الجارية السطحية مع زيادة تأثيرها مع تأثير الجاذبية ودرجة الانحدار الطبوغرافي . وقد ساعد صغر مساحة التصريف مع غزارة الجريان السطحي على زيادة تركيز عمل التعرية المائية ، ومن ثم زيادة كثافة التصريف بالحوض الجزئي السفلي (الجدول ١١ والجدولان ١٢، ١٣) .

٧ - يلي الحوض الجزئي السفلي الحوض الجزئي العلوي من حيث كثافة التصريف بحوض وادي عر كان ، في حين يلي الحوض الجزئي السفلي الحوض الجزئي الأوسط من حيث كثافة التصريف بحوض وادي ينفرج . ويرجع ارتفاع كثافة التصريف بالحوض الجزئي العلوي لوادي عر كان للظروف المناخية والخصائص التضاريسية

جبل [٢١] ، المخصاص بالمرور فموريه للشبكة المالية بمحض وادي عركان

السائدة به والتي جعلت منه أكثر الأحواض الجزئية تضرساً وارتفاعاً وتساقطاً، مما أدى إلى الامتداد السريع والواسع للشبكة المائية، في حين يتميز الحوضالجزئي الأوسط لوادي ينفر بانبساط السفوح واستطالتها من الشرق إلى الغرب، مما زاد من امتداد أطوال الجاري وظهور أهم الروافد المغذية لوادي ينفر بهذا الحوضالجزئي كوادي سلمى (١٥ كلم)، ووادي راخية (١٤ كلم) بالسفح الجنوبي . ويعكس هذا الوضع المورفومترى بوضوح الفرق الموجود بين مجموع أطوال الجاري الذي يصل بهذا الحوض إلى ٢٣٤ كلم بمجموع ١٨٣ مجرى، مقابل ٢١٥ كلم بمجموع ٢٠٧ مجرى بالحوضالجزئي الأوسط لوادي عرakan. وقد انعكست هذه التباينات على تكرارية الجاري.

تكرارية المخارق:

تعبر تكرارية المخاري عن العلاقة النسبية بين عدد المخاري ومساحة التصريف المائي، وهي تعكس من الناحية المورفوديناميكية درجة تعدد سفوح الخوض الميدروغرافي تحت تأثير عمليات الحث بواسطة المياه الجاربة السطحية على ضفيتى المجرى الرئيس من خط تقسيم المياه إلى مصب الخوض الميدروغرافي. وعليه فإن زيادة عدد المخاري بواسطة التعرية المائية تؤدي بالضرورة إلى زيادة أطوالها، المؤدية بدورها إلى زيادة كثافة التصريف . ولذا تختلف كثافة التصريف في مدلولها المورفوديناميكي عن مدلول تكرارية المخاري، لأن زيادة أطوال المخاري لا ترتبط في جميع الظروف وبالضرورة بالزيادة العددية لها. وعلى هذا الأساس قد تؤدي التعرية المائية إلى زيادة أطوال المخاري، ومن ثم إلى كثافة التصريف دون زيادة أعدادها، وذلك بواسطة عمليتين مورفوديناميكتين مختلفتين هما:

أ- زيادة أطوال المجاري بواسطة عملية التشعب لمجاري الرتبة الأولى. وهي زيادة تنتج بالمناطق التي تتواجد فيها أكثر العوامل المورفومترية المساعدة على امتداد الشبكة المائية (مناطق الأمطار الغزيرة ، نقاط الضعف في الصخور ، الانحدارات الشديدة ، السفوح المواجهة للتيارات المطرية ، التكتشفات الصخرية ضعيفة النفاذية، التكتشفات الصخرية البناء المحادية لمناطق الغطاء النباتي ..) ويبدو أن تكرارية المجاري بحوض وادي عركان تتناسب مع الزيادة العددية للمجاري التي تتوافق بوضوح مع كثافة التصريف . وتبلغ تكرارية المجاري بهذا الحوض الميدروغرافي  $1,92 \text{ مجرى}/\text{كلم}^2$ ، وهي ترتبط بصورة مباشرة بارتفاع عدد المجاري الذي يصل إلى  $500$  مجرى . ويعكس عدد مجاري حوض وادي عركان طبيعة العمل المركز للتعرية المائية النشطة .

ب- زيادة أطوال المجاري نتيجة الامتداد الطولي الأفقي للمجاري. وهي زيادة تنتج في كثير من الأحيان من تأكل جبهات السفوح الفاصلة بين خطوط تقسيم المياه بواسطة مجاري الرتب الدنيا بالأحواض الجزرية وبين أراضي ما بين الأودية الفاصلة بين الروافد المختلفة. ويمتد تأكل أراضي ما بين الأودية Interfluves وتراجع جبهات السفوح بواسطة التعرية المائية لمجاري الرتب الدنيا إلى خطوط تقسيم المياه الرئيسية الفاصلة بين مساحة التصريف للأحواض الميدروغرافية الكبرى المجاورة. ويبدو أن هذا النوع من التعرية هو السائد في عمليات الحف المائي بحوض وادي ينبع لا يتعدى مجموع عدد المجاري  $318$  مجرى . وتدل تكرارية المجاري بهذا الحوض على اتجاه المجاري الرئيسية كذلك إلى توسيع مجاريها بزيادة أطوالها المناسبة للامتداد الواضح للسفوح من الشرق إلى الغرب . ويمكن الاعتماد على التباينات المكانية لتكرارية المجاري في فهم ومقارنة التطور

الجيومورفولوجي للأحواض الميدروغرافية التماثلية من حيث التكوين الصخري كما هو الحال بالنسبة لخوضي وادي عركان ووادي ينرف . وتميز تكرارية الجاري بهذين الحوضين بالبيانات المكانية الآتية :

- ١- تبلغ تكرارية الجاري أقصاها بالخوض الجزئي الأوسط لوادي ينرف أين تصل إلى ١,٤ مجرى / كلم<sup>٣</sup> أي بما يعادل ٣ مجاري / ٢ كلم<sup>٣</sup> نظراً لما يتصنف به هذا الخوض الجزئي من خصائص شكلية ومورفومترية تساعد على زيادة عدد الجاري، في حين تبلغ تكرارية الجاري أقصاها بالخوض الجزئي السفلي لوادي عركان أي تصل إلى ٢,٧٦ مجرى / كلم<sup>٣</sup> ، أي بظهور ٦ مجاري / ٢ كلم<sup>٣</sup> نظراً للامتداد المحدود لمساحة التصريف الذي لا يتناسب مع غزارة المياه السطحية الجارية التي تتراكم عند هذا الخوض الجزئي من مختلف الروافد المغذية لوادي عركان .
- ٢- تبلغ تكرارية الجاري أدناها بالخوض الجزئي الأعلى لوادي ينرف أي لا تتعدي ٠,٩٣ مجرى / كلم<sup>٣</sup> ، مما يدل على صعوبة امتداد مجاري الشبكة المائية على الامتداد إلى أعلى السفوح مما اضطرها إلى تركيز عملها على الحوضين الأوسط والسفلي، بينما تبلغ تكرارية الجاري أدناها بالخوض الأوسط لوادي عركان أي لا تتعدي ١,٥٤ مجرى / كلم<sup>٣</sup> ، أي ما يعادل حوالي ٣ مجاري / ٢ كلم<sup>٣</sup> . وتتناسب تكرارية الجاري بهذا الخوض الجزئي مع كثافة التصريف، نظراً لاستطاله سفوح هذا الخوض . ولقد أثرت بوضوح زيادة مساحة التصريف على انخفاض تكرارية الجاري مع أن عدد الجاري يصل إلى ٢١٥ مجرى، أي ما يعادل ٤٣٪ من مجموع أعداد الجاري بالخوض الميدروغرافي لوادي عركان .
- ٣- تتناسب بوضوح البيانات المكانية لكثافة التصريف مع البيانات المكانية لتكرارية الجاري بالأحواض الجزئية لوادي عركان، وهو ما يعكس النشاط

المورفوديناميكي الكبير لمحاري هذا الحوض، على خلاف التباينات المكانية لتكرارية المحاري بحوض وادي يخرب التي لا تتوافق في توزيعها المكاني مع كثافة التصريف، نظراً لعدم توافق مساحة التصريف مع عدد المحاري من جهة، وعدم توافق عدد المحاري مع أطوالها من جهة ثانية .

#### ٤- تدل تكرارية المحاري على :

أ- تقدم الدورة الختيبة بحوض وادي عركان، مقارنة مع الدورة الختيبة بحوض وادي يخرب .

ب- ترتبط عمليات التعريبة بحوض وادي عركان بالزيادة الواضحة في الانحدارات الطوبografية، وأيضاً بالزيادة في ارتفاعات السفوح التي أدت إلى سرعة وصول المتوج الروسي للتعريبة بسهولة من مناطق الصخر الأم إلى محاري الروافد . ولقد ساعدت هذه الظروف المورفوهيدرولوجية على تقليل إمكانية تسرب المياه وزيادة إمكانية الجريان السطحي الذي عمل على تعميق وتشعب محاري الشبكة المائية.

ج- تعكس الزيادة العددية في محاري وادي عركان سرعة قدرة محاري هذا الحوض على تحديد السفوح وحفرها خلال عملية تحويل مياه الأمطار المساقطة على سفوحه إلى مياه جارية يمكن الاستفادة منها في مجالات حيوية عديدة (الزراعة والاستهلاك ..). ويبدو أن حوض وادي عركان يجمع بين كثير من الخصائص التضاريسية والمورفومترية المساعدة على إنشاء هيكل تخزين المائي (سدود ، حواجز مائية ، ..). وتنعكس بوضوح التباينات المكانية لكتافة التصريف وتكرارية المحاري بحوضي وادي عركان ووادي يخرب على تنظيم محاري الشبكة المائية وعلى ترتيبها المهرمي . ولقد أدت كل العوامل المذكورة سابقاً إلى وجود اختلاف

كبير بين عدد المخاري الإجمالي بالحوضين بحيث يزيد مجموع عدد مخاري حوض وادي عر كان الذي يبلغ ٥٠٠ مجرى عن مثيله الذي لا يتعدى ٣١٧ مجرى بحوض وادي ينبع بمجموع ١٨٣ مجرى، أي بما يعادل ٣٦,٦٪ من مجموع عدد المخاري. ويعكس هذا الفرق بوضوح النشاط المورفوديناميكي الكبير لمخاري الشبكة المائية لحوض وادي عر كان.

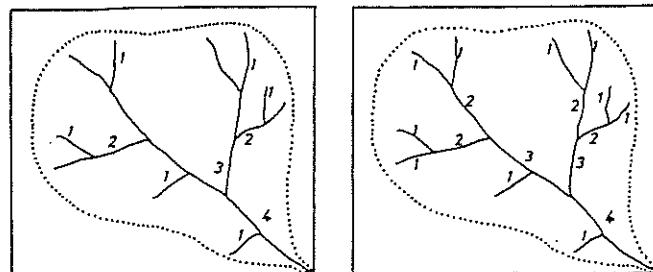
### الترتيب الهرمي لمخاري الشبكة المائية :

تنتهي عادة التباينات المورفومترية الكمية بين المخاري إلى ترتيب هرمي يعكس مختلف العلاقات المكانية القائمة بين الروافد المتشعببة بالشبكة المائية . ولقد جاءت البحوث الجيومورفولوجية الكمية منذ منتصف الأربعينات بالعديد من طرق الترتيب الهرمي لمخاري الشبكة المائية أهمها: (شكل ١٨) Gregory and Walling, 1973)

- ١ - طريقة هورتون (١٩٤٥) Horton. A.C
- ٢ - طريقة سترايلر (١٩٥٢) Strahler. A.N
- ٣ - طريقة شراف (١٩٥٧) Shreve.R.L
- ٤ - طريقة شايديغر (١٩٦٥) Sheidegger.A.E

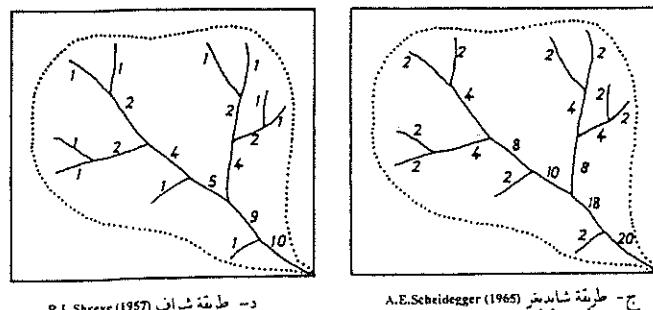
ويدل الترتيب الهرمي لمختلف مخاري الشبكة المائية على مرحلة التعرية أو الدورة التحتائية الحالية التي وصل إليها الحوض الهيدروغرافي . وتعبر الرتبة النهائية للمجرى الرئيس عند مصب الحوض عن التطور المورفوديناميكي الحالي لمخاري الشبكة المائية بحيث تتزايد هذه الرتبة كلما تقدم الحوض الهيدروغرافي في دورته التحتائية .

**الشكل رقم (١٨)**  
**أنواع طرق الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية**



بـ طريقة هورتون (1945)

أـ طريقة سترايلر (1952)



دـ طريقة شراب (1957)

جـ طريقة شابيغتر (1965)

المصدر: ( Gregory and Walling , 1973 ) بتعديل من البحث.

وتعتبر طريقة سترايلر A.N Strahler المعتمدة في هذا البحث أكثر الطرق المورفومترية المستعملة في تحديد الترتيب المرمي للشبكة المائية وتصنيف التطور المورفوديناميكي الحالي لأحواض التصريف، نظراً لسهولة وسرعة تطبيقها، كما تساعد على الوصول إلى مقارنة كمية بين الأحواض المائية المختلفة.

ولقد اعتمدنا هذه الطريقة لأنها تسمح بمقارنة حوضي وادي عرkan ووادي يخرب وبعض الأحواض الهيدروغرافية الأخرى التي ثبت دراستها بنفس الطريقة في مناطق أخرى من المملكة العربية السعودية (الصالح، ١٩٩٩)، (الجعیدی، ١٩٩٧)، (الدوغان، ١٩٩٩)، و (آل سعود، ٢٠٠٠)، في الجزائر (بوروبة، ١٩٩٩)، وفي كندا (Fauchon, 1974)، والكويت (كليو، ١٩٨٨).

ويعتبر هذا البحث مكملاً لجملة الأبحاث الجيومورفولوجية التي ركزت على دراسة الخصائص المورفومترية لأحواض التصريف بالملكة العربية السعودية بواسطة التمذجة الرياضية للمتغيرات المورفومترية لأحواض التصريف بتضاريس الدرع العربي (آل سعود، ٢٠٠٠)، أو بواسطة القياسات المقارنة للمتغيرات المورفومترية بأحواض التصريف على تضاريس الدرع العربي والرف العربي بإستخدام المرئيات الفضائية (الصالح، ١٩٩٩)، و(فرحان، ١٩٩٧)، أو تلك التي اعتمدت على تحليل الخصائص المورفومترية لأحواض التصريف ببعض أودية الدرع العربي باستخدام الخرائط الطبوغرافية من مقاييس ١/٥٠٠٠٠ (الدوغان، ١٩٩٩)، والمرئيات الفضائية (مرزا ، ١٩٩٤).

ويصنف حوض وادي يخرب في الرتبة الخامسة بعد إقتران وادي راخية (رتبة رابعة) بالحرى الرئيس الأوسط (رتبة رابعة) على ارتفاع ٥٣٥ م بالحوض الجزئي الأوسط على الخرائط الطبوغرافية ١/٥٠٠٠٠ (الشكل ١٩ والجدول ٩).

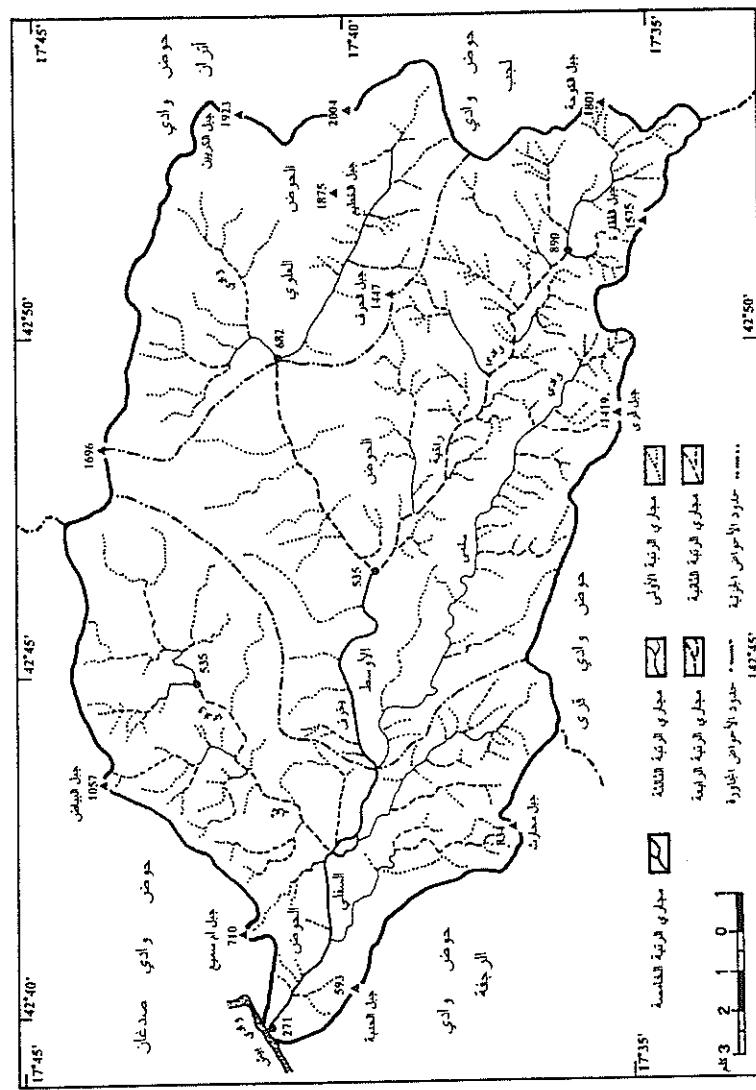
وتتناسب هذه الرتبة بوضوح مع تكرارية المخاري، بحيث لا تتغير رتبة هذا الحوض بعد هذا الارتفاع بالرغم من اقترانه بمجموع ١٤٥ رافداً يجري على السفحين الشمالي والجنوبي بالحوض الجزئي السفلي منها ١١٣ يجري من الرتبة الأولى، و٢٤ يجري من الرتبة الثانية، و٧ مخاري من الرتبة الثالثة، وبجرى واحد من الرتبة الرابعة، وهو ما يعادل ٦٪٠٤٥ من مجموع مخاري حوض وادي ينرف .  
 كما يصنف حوض وادي عركان في الرتبة السادسة بعد اقتران وادي رdom (رتبة خامسة) بالجرى الرئيس الأوسط (رتبة خامسة) على ارتفاع ٥٤٥ م عند مصب الحوض الجزئي الأوسط (شكل ٢٠ وجـدول ١٠)، بحيث لا تتغير رتبة هذا الحوض بعد هذا الارتفاع بالرغم من اقتران ١٣٦ يجري بوادي عركان يجري على السفوح الشرقية والغربية من الحوض الجزئي السفلي منها ٩٢ يجري من الرتبة الأولى، و٢٦ يجري من الرتبة الثانية، و٦ مخاري من الرتبة الثالثة، و٢ من المخاري من الرتبة الرابعة، وهو ما يعادل ٢٪٠٢٥ من مجموع مخاري حوض وادي عركان.  
 وتعكس هذه البيانات المكانية للترتيب الهرمي لمخاري الشبكة المائية بالحوظين المورفوديناميكية الآتية:

- ١- تظهر مخاري الرتب النهائية للحوظين المدروسين على ارتفاع ٥٣٥ م بالنسبة لجرى الرتبة الخامسة بحوض وادي ينرف، وعلى ارتفاع ٤٥٥ م بالنسبة لجرى الرتبة السادسة بحوض وادي عركان، وهو ما يعكس التطور المتقدم لمرحلة التعرية الحالية في الحوض الثاني، مقارنة بعثيلتها بالحوض الأول .
- ٢- يستوقف الترتيب الهرمي بالحوظين الميدروغرافيين على الترتيب الهرمي لمخاري الحوضين الجزئيين الأوسط والعلوي فقط بما يعادل ٤٪٠٥٤ من مجموع يجري

الشكل رقم (١٩)

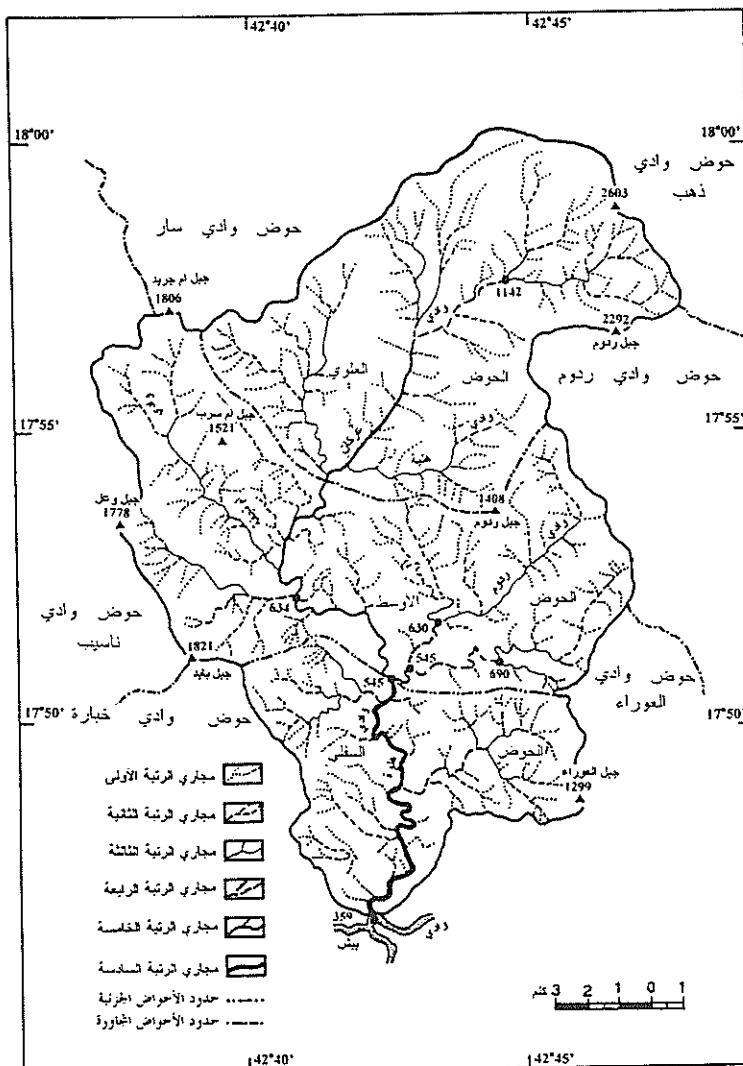
الذى يكتب المدرسة لبعض الأدباء، فعلى جسمها طبقة سفلية من Strahler

卷之三



### الشكل رقم (٢٠)

الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية لحوض وادي عرakan حسب طريقة سترايلر Strahler



المصدر: يجاز الباحث بالإعتماد على الخرائط الطبوغرافية ١:٥٠٠٠٠، لوحة جبل وعل ، NE 38-SW-b1 ، لوحة جبل حارث ، NE 38-SW-b2 ، لوحة الترتيب ، NE 38-SW-b3 ، لوحة الطبيعة ، NE 38-SW-b4.

حوض وادي يخرف، وعما يعادل ٧٤,٨ % من مجموع مجاري وادي عرkan.(جدول ١٣ و جدول ١٤).

٣- يتواافق الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية لوادي يخرف بوضوح مع التباين المكاني لتكرارية المجاري أكثر من توافقه مع التباين المكاني لكتافة التصريف .

٤- يتناسب الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية بحوض وادي عرkan مع كثافة التصريف وتكرارية المجاري بالحوضين الجزئيين الأوسط والعلوي، نظراً لعدم قدرة مجاري الحوض السفلي على تطوير رتبها بسبب عدم اتساع مساحة التصريف وضعف الانحدار، كما يدل عليه بوضوح متوسط مساحة التصريف الذي لا يتعدى ٢٥ كم<sup>٢</sup>/مبرى، وهي أدنى مساحة تصريف بحوض وادي عرkan.

٥- يتناسب الترتيب الهرمي للشبكة المائية بالحوضين الهيدروغرافيين مع أكثر الأحواض الجزئية تضرساً وارتفاعاً. وعليه فإن تنظيم وترتيب وزيادة كثافة التصريف وتكرارية المجاري يتوقف على ديناميكية التعرية بالحوضين الجزئيين العلوي والأوسط لاحتواهما على عوامل الحت المائي، أي وكان وادي يخرف ووادي عرkan قد أتما دورهما التحتائية بالحوض السفلي.

٦- يتأثر الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية بالحوضين المدروسين على التباينات المكانية لتكرارية المجاري أكثر من تأثيره بالتباينات المكانية لكتافة التصريف، لأن كثافة التصريف لا يمكن أن تؤدي إلى تطوير هذا الترتيب إلا إذا كانت زيادتها مقرونة بالزيادة العددية للمجاري، كما هو الحال في حوض وادي عرkan وليس بالزيادة في أطوال المجاري، كما هو الحال في حوض وادي يخرف.

جدول (١٣) الخصائص المزدوجة للشبكية المائية بالأحواض الجزرية لوادي ينبع

كثافة التصريف (كم/كم²)	نسبة التغذية الماء الماء	نسبة تكراره الماء الماء	المساحة الدانية (كم²)	متوسط مساحة التصريف (كم²)	مساحة التصريف (كم²)	نسبة الماء الماء	متوسط أمطار الماء الماء (كم)	مجموع أمطار الماء الماء (كم)	عدد الماء الماء	الرتبة الماء الماء	الخواص الماء الماء
١,٤٤	—	١,٧١	١,٥٠	٠,٥٨	١,٩	—	١,١٢	٣٧	٣٣	١	المطرى
٢,٥٣	٦,١٣	٦,٦٩	٢,٨٢	٢,٨٨	٢١	١,٣٢	١,٣٨	١١	٨	٢	المطرى
٠,٢٠	٤,٠١	٥,٩٣	٥,١١	٢,٣٠	٤٣	٢,٢٢	٤,٥٠	٦	٢	٢	المطرى
١,٢٤	٤,٣٠	٤,٣٠	١,٠٠	١,٠٧	٦٣	—	٣,٣٦	٥٧	٦٣	٣	المجموع
٢,٣٩	—	٢,٣٩	—	٢,٤٠	٥٩	—	١,٠٠	١٤١	١٤١	١	المطرى
٠,٥٦	٤,٧٠	٤,٧٠	٣,٥٠	٣,٥٠	٤٤	١,٤٣	١,٤٣	٤٣	٢٠	٢	المطرى
٢,٢٦	٢,٢٦	٢,٢٦	٢,١٣	٢,١٣	٢٥	١,٢١	١,٧٥	١٦	٧	٣	الأوسط
٠,٠٧	٣,٠٠	٣,٣٦	٢,١٣	٢,١٣	١٣١	١,٣١	١,٣٠	٧٠	٧٠	٢	المطرى
١,٧٦	١,٧٦	١,٧٦	١,٦٧	١,٦٧	١٧	٠,٥٧	٠,٥٧	٥٠	٥٠	١	المطرى
١,١٣	١,١٣	١,١٣	١,٠٠	١,٠٠	١٣١	١,٣١	١,٣٠	٦٠	٦٠	٥	المطرى
١,٧٦	١,٧٦	١,٧٦	١,٦٠	١,٦٠	١٣١	١,٣١	١,٣٠	٦٠	٦٠	١	المجموع
٢,١٧	٢,١٧	٢,١٧	٢,٠٢	٢,٠٢	٦٣	٠,٤٧	٠,٤٧	٣٣	٣٣	٢٦	المطرى
٠,٣٣	٠,٣٣	٠,٣٣	٠,٢٣	٠,٢٣	٤٤	٠,٣٧	٠,٣٧	٣٧	٣٧	١٧	المطرى
١,١٣	١,١٣	١,١٣	١,٠٠	١,٠٠	٤١	٠,٣٧	٠,٣٧	٣٧	٣٧	١٧	المطرى
١,٦٣	١,٦٣	١,٦٣	١,٥٠	١,٥٠	٤١	٠,٣٧	٠,٣٧	٣٧	٣٧	١٣	المطرى
١,٠٠	١,٠٠	١,٠٠	٠,٩٣	٠,٩٣	٦٣	٠,٣٧	٠,٣٧	٣٧	٣٧	١	المطرى
١,٣٣	١,٣٣	١,٣٣	١,٣٠	١,٣٠	٦٣	٠,٣٧	٠,٣٧	٣٧	٣٧	٤	المطرى
١,٠٠	١,٠٠	١,٠٠	٠,٩٣	٠,٩٣	٦٣	٠,٣٧	٠,٣٧	٣٧	٣٧	٥	المطرى
١,٦٣	١,٦٣	١,٦٣	—	—	٦٣	—	—	٦٣	٦٣	٣	المجموع



ويمكن تلخيص البيانات المكانية الموجودة بين عناصر الشبكة المائية بالعلاقات القائمة بين :

- ١- رتب المخاري وعددتها .
- ٢- رتب المخاري وأطوالها .
- ٣- رتب المخاري ومساحة التصريف .

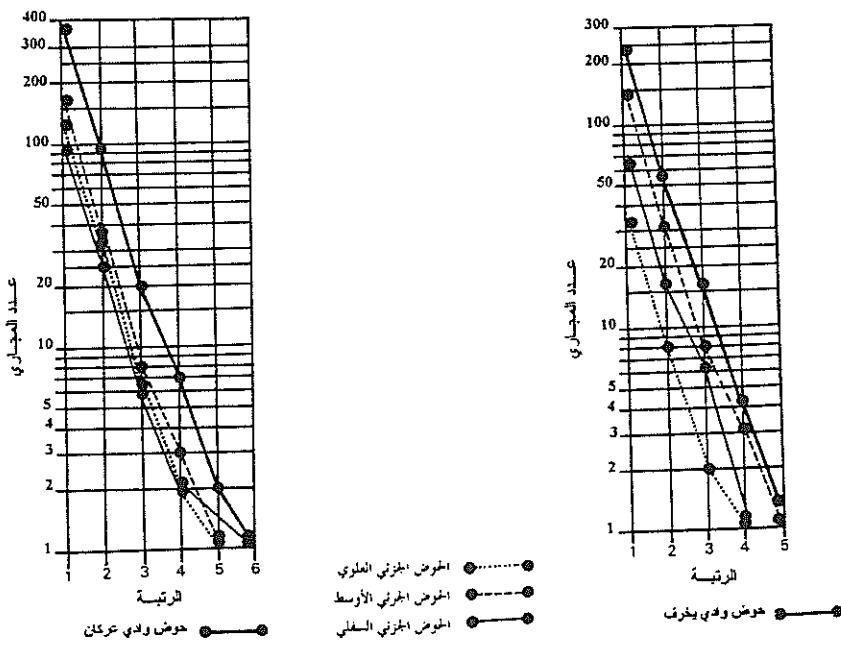
#### **العلاقة بين رتب المخاري وعددتها :**

تعكس منحنيات الشكل ٢١ العلاقة العكssية الموجودة بين عدد المخاري ورتبيها، بحيث أن رتبة المخاري تتطور بسرعة كلما كان افتراق مخاري الرتب الدنيا أكثر انتظاماً مع مخاري الرتب التالية لها في الترتيب. وتبدو البيانات المكانية التالية من خلال العلاقة الموجودة بين رتب المخاري وعددتها:

- ١- تنسّق المخصائص التضاريسية والمورفومترية السائدة بكل حوض هيدروغرافي بوضوح على التوزيع المكاني لمخاري الشبكة المائية بالأحواض الجزئية، إذ تبدو مخاري الحوض الهيدروغرافي لحوض وادي عركان (رتبة سادسة) أكثر تطرفاً من مثيلاتها بحوض وادي ينرف (رتبة خامسة) .
- ٢- تتوقف العلاقة بين رتب المخاري وعددتها على التوزيع المكاني للمخاري المائية بالحواضن الجزئين العلوي والأوسط بالحوض الهيدروغرافي لوادي عركان والخوض الأوسط فقط بالحوض الهيدروغرافي لوادي ينرف.
- ٣- إن هناك تشابهاً واضحاً بين التوزيع المكاني لдинاميكية التعرية بالحواضن الجزئيين العلوي والأوسط أين يبلغ عدد المخاري على التوالي ١٦٦ و ٢٠٧ مخار، أي ما يعادل ٧٤,٦ % من مجموع مخاري حوض وادي عركان وكذلك ٤٣

الشكل رقم (٢١)

العلاقة بين عدد المجاري والرتبة



المصدر: حصل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية ١/٥٠٠٠٠ ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والتقويم ، وكالة تخطيط المدن ، ١٩٧٨

و ١٨٢ مجرى، أي ما يعادل ٧٠,٩ % من مجموع مجاري حوض وادي يخترف (جدول ١٣ و جدول ١٤) .

٤- تتأثر العلاقة بين رتب المجاري وعددها بعدد مجاري الرتبة الأولى التي تصب مباشرة في مجاري الرتب غير الموالية لها في الترتيب الهرمي حسب طريقة سترايلر Strahler A.N ، وتتوزع هذه المجاري على الأحواض الجزئية كما يلي:

أ- يبلغ عدد مجاري الرتبة الأولى التي تصب مباشرة في مجاري مختلف الرتب غير الموالية لها في الترتيب بحوض وادي يخترف مجموع ١٣٢ مجرى، وهو ما يعادل ٤١,٥ % من مجموع مجاري هذا الحوض الهيدروغرافي، منها ١٧ مجرى بالحوض الجزئي العلوي، و ٨١ مجرى بالحوض الجزئي الأوسط، و ٣٤ مجرى بالحوض الجزئي السفلي .

وعليه فبمجرد اقتران مجموع هذه المجاري بعضها ببعض مباشرة يتغير الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية بالأحواض الجزئية ليصبح على النحو التالي:

- مجاري الحوض الجزئي العلوي تتطور من الرتبة الثالثة إلى الرتبة السادسة.
- مجاري الحوض الجزئي الأوسط تتطور من الرتبة الخامسة إلى الرتبة الثامنة .
- مجاري الحوض الجزئي السفلي تتطور من الرتبة الرابعة إلى الرتبة السابعة .

وبعد ذلك يتطور الترتيب الهرمي النهائي لمجاري حوض التصريف لوادي يخترف من الرتبة الخامسة إلى الرتبة الثامنة حسب طريقة سترايلر N Strahler A.N وبقياس الخريطة الطبوغرافية المستخدمة ١/٥٠٠٠٠ .

ب- تبلغ مجاري الرتبة الأولى التي تصب في مجاري الرتب المختلفة غير الموالية لها مباشرة في الترتيب الهرمي ١٨٢ مجرى بحوض وادي عركان، أي ما يعادل ٣٦,٣ %

من مجموع مجاري هذا الحوض الهيدروغرافي، منها ٦١ مجاري بالحوض الجزئي العلوي و ٨١ مجاري بالحوض الجزئي الأوسط، و ٤٠ مجاري بالحوض الجزئي السفلي. وعليه فسبمجرد اقتران هذه المجاري بعضها بعض يتغير الترتيب المرمي لمجاري الأحواض الجزئية المذكورة ليصبح على النحو التالي :

- الحوض الجزئي العلوي يتطور من الرتبة الخامسة إلى الرتبة السابعة .
- الحوض الجزئي الأوسط يتطور من الرتبة الخامسة إلى الرتبة الثامنة .
- الحوض الجزئي السفلي يتتطور من الرتبة السادسة إلى الرتبة السابعة .

وتبعاً لذلك يتغير الترتيب المرمي النهائي لمجاري حوض التصريف لوادي عركان من الرتبة السادسة إلى الرتبة التاسعة حسب طريقة سترايلر A.N Strahler ومقاييس الخريطة الطوبوغرافية ١/٥٠٠٠٠ .

٥ - يبدو أن انتظام وامتداد مجاري الشبكة المائية أكثر تأثراً بالبيانات المورفومترية في الحوض الجزئي الأوسط أين تصل هذه البيانات إلى أقصاها بمجموع ٨١ مجاري لكل حوض هيدروغرافي، وهو ما يعادل على التوالي ٣٣,٥٪ و ٢١,٧٪ من مجموع مجاري حوضي وادي يخرف ووادي عركان .

٦ - يرجع تغير منحنى الحوض الجزئي السفلي لوادي عركان إلى إقتران مجاري هذا الحوض الجزئي (رتبة رابعة) مباشرة بوادي عركان الذي يبلغ الرتبة السادسة عند مشارف الحوض الجزئي السفلي .

#### **العلاقة بين رتب المجاري وأطوالها :**

تمثل العلاقة بين رتب المجاري وأطوالها مستقيمات تمثل التطور المطرد لرتب المجاري مع الزيادة في أطوالها . وتشير هذه العلاقة بحوضي وادي عركان ووادي

يختبر بمستويات منكسرة تعكس عدم انتظام التوزيع المكاني لمخاري الحوضين .

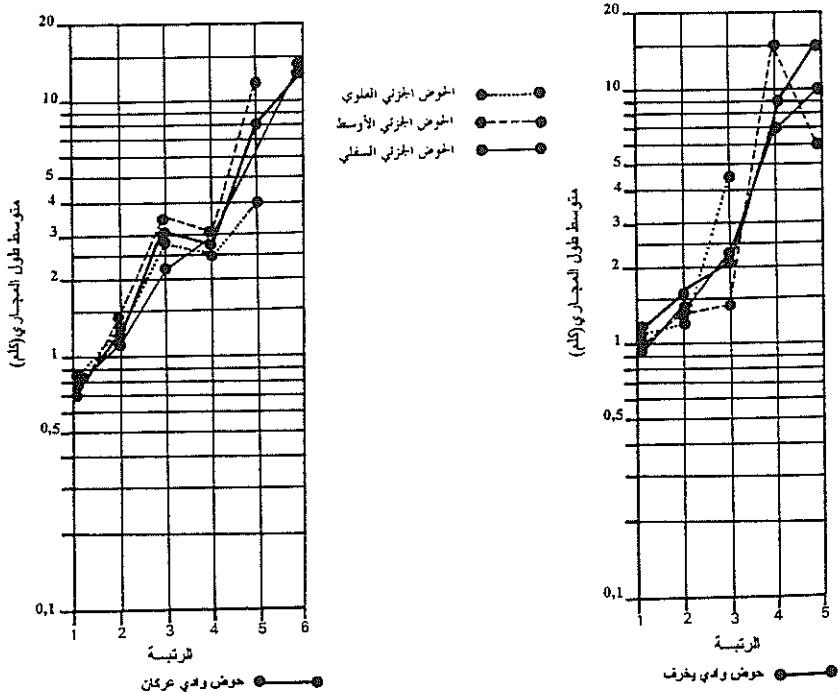
وتتلخص هذه التباينات فيما يلي : (شكل ٢٢).

- ١ - يفوق متوسط أطوال مخاري جميع الرتب بحوض وادي يخرف نظيره بحوض وادي عرkan باستثناء متوسط طول مخاري الرتبة الثالثة . ويرجع هذا التباين إلى الفوارق العددية بين مخاري الرتب الأولى والثانية والثالثة بين الحوضين . وقد أدت هذه الفروق إلى وجود فرق مماثل بين المتوسط العام لمخاري حوض وادي يخرف (١,٣٢) ومثله بحوض وادي عرkan (١,٠٥) كلم (جدول ٩) و(جدول ١٠).
- ٢ - لقد انعكست التباينات السابقة على الترتيب الهرمي لمخاري الأحواض الخزئية . ويبدو من خلال هذا الترتيب أن الحوضين الجزيئين العلوي (رتبة خامسة) والسفلي (رتبة سادسة) بحوض وادي عرkan أكثر تطوراً من نظريهما (رتبة ثالثة) و (رتبة خامسة) على التوالي بحوض وادي يخرف .
- ٣ - تظهر بوضوح تأثيرات عدد مخاري الرتبة الأولى التي تصب في مخار غير موالية لها في الترتيب الهرمي لمخاري حوض وادي يخرف . وقد أدت هذه الظاهرة إلى اختلاف العلاقة بين مخاري الرتبين الثانية والثالثة وتأثر مخاري الرتبة الرابعة بهذه التباينات (جدول ١٥) .

- ٤ - تبدو التباينات المكانية للعلاقة بين رتب المخاري وأطوالها واضحة تماماً بين مخاري الرتبين الثالثة والرابعة بحوض وادي يخرف أين تظهر مخاري الرتبة الثالثة بمتوسط طول لا يتعدى ٢,٣ كلم . ويعتبر هذا المتوسط غير مناسب لخط الانحدار الذي يمثل العلاقة بين رتب المخاري ومتوسط أطوالها بهذا الحوض ، لأن متوسط

الشكل رقم (٢٢)

العلاقة بين متوسط طول المجاري والرتبة



المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطبوغرافية 1/50000 ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، ركالة تحطيط المدن ، ١٩٧٨

### جدول (١٥) الفروق بين أطوال المخاري في حوضي وادي ينفرن ووادي عركان

الفارق بين عرkan وينفرن	حوض وادي عرkan				حوض وادي ينفرن				الرتبة
	النسبة ل المتوسط الطول	متوسط طول المخاري (كلم)	متوسط طول التجميعي (كلم)	النسبة لمتوسط الطول	متوسط طول المخاري (كلم)	متوسط طول التجميعي (كلم)	متوسط طول المخاري (كلم)	متوسط طول المخاري (كلم)	
٠,٢٤٧-	٢,٦٨٣	٠,٧٧٨	٠,٧٧٨	٢,٤٩٤	١,٠٢٤	١,٠٢٤	١,٠٢٤	١,٠٢٤	الأولى
٠,٥٥١-	٢,٤٣٦	٢,٠٨٨	١,٣١	١,٩٠٤	٢,٥٥٤	١,٥٣	١,٥٣	١,٥٣	الثانية
١,٩٩٩	١,٥٣٢	٥,٠٨٨	٣	٣,٥٣٤	٤,٨٦٤	٢,٣١	٢,٣١	٢,٣١	الثالثة
٠,١٥٧-	٢,٠٢٥	٧,٧٩٨	٢,٧١	١,٨٧٢	١٧,١٩٤	١٢,٢٣	١٢,٢٣	١٢,٢٣	الرابعة
-----	١,٨٨٦	١٥,٧٩٨	٨	-----	٣٢,١٩٤	١٥	١٥	١٥	الخامسة
-----	-----	٢٣,٧٩٨	١٤	-----	-----	-----	-----	-----	السادسة

المصدر: من عمل الباحث.

طول مخاري الرتبة الثالثة المناسب لعلاقة عادية بين مخاري الرتبتين الثالثة والرابعة

يعادل تقريرياً ٤ كلم، أي بفارق ضعف متوسط الطول الحالي بمخاري لهذه الرتبة.

٥- تبدو التباينات المكانية للعلاقة بين رتب المخاري وأطوالها واضحة تماماً بين

مخاري الرتبتين الرابعة والخامسة بحوض وادي عركان أين تظهر مخاري الرتبة

الرابعة بمتوسط طول لا يتعدى ٢,٧ كلم. ويعتبر هذا المتوسط غير مناسب لخط

الانحدار الذي يمثل العلاقة بين رتب المخاري وأطوالها بهذا الحوض، لأن متوسط

طول مخاري الرتبة الرابعة المناسب لعلاقة عادية بين مخاري الرتبتين الرابعة

والخامسة يعادل تقريرياً ٦ كلم، أي بفارق ضعف متوسط الطول الحالي بمخاري

لهذه الرتبة.

٦- تعتبر العلاقة بين متوسط أطوال مخاري الرتبتين الثالثة والرابعة بالحوض السفلي

لوادي ينفرن ومتوسط أطوال مخاري الرتبتين الرابعة والخامسة بالحوض السفلي

لوادي عركان أقل تأثراً بالتباينات المورفومترية السابقة، بحيث يبلغ متوسط طول

مجاري الرتبة الرابعة بالخوض الأول ٢,٣٣ كلم، ومتوسط طول مجاري الرتبة الرابعة بالخوض الثاني ٣,٠٠ كلم، في حين أن متوسط طول مجاري هاتين الرتبتين المناسب لعلاقة عادلة يقدر على التوالي بحوالي ٣,٠٠ كلم و٤,٥٥ كلم . وتبلغ هذه البيانات ذروتها بين متوسط أطوال مجاري الرتبتين الثالثة والرابعة بالخوض الجزئي الأوسط لوادي ينوف وبين متوسط أطوال مجاري الرتبتين الرابعة والخامسة بالخوضين الجزئيين الأوسط والعلوي لوادي عركان، إذ يصل متوسط طول مجاري الرتبة الثالثة ١,٧٥ كلم بالخوض الجزئي الأوسط لوادي ينوف، ومتوسط طول مجاري الرتبة الرابعة ٣,٠٠ كلم بالخوض الجزئي الأوسط، و٢,٠٠ كلم بالخوض الجزئي العلوي لوادي عركان، في حين أن متوسط طول مجاري هذه الرتب المناسب لعلاقة عادلة يقدر على التوالي بحوالي ٤,٠٠ كلم، و٧,٠٠ كلم، و٥,٠٠ كلم، أي بفارق يتراوح بين ٢,٣ ، و ٢,٥ مرة عن المتوسط الحالي لطول مجاري هذه الرتب.

- يرجع التباين الواضح بين متوسط طول مجاري الرتبتين الرابعة والخامسة بالخوض الجزئي الأوسط لوادي ينوف إلى الفرق بين متوسط أطوال مجاري الرتبة الرابعة (١٥ كلم) ومتوسط طول مجاري الرتبة الخامسة (٦ كلم)، نظراً لاقتران مجاري الرتبة الرابعة المشكلة بجري الرتبة الخامسة بالقرب من منفذ الخوض الجزئي الأوسط (شكل ٧).

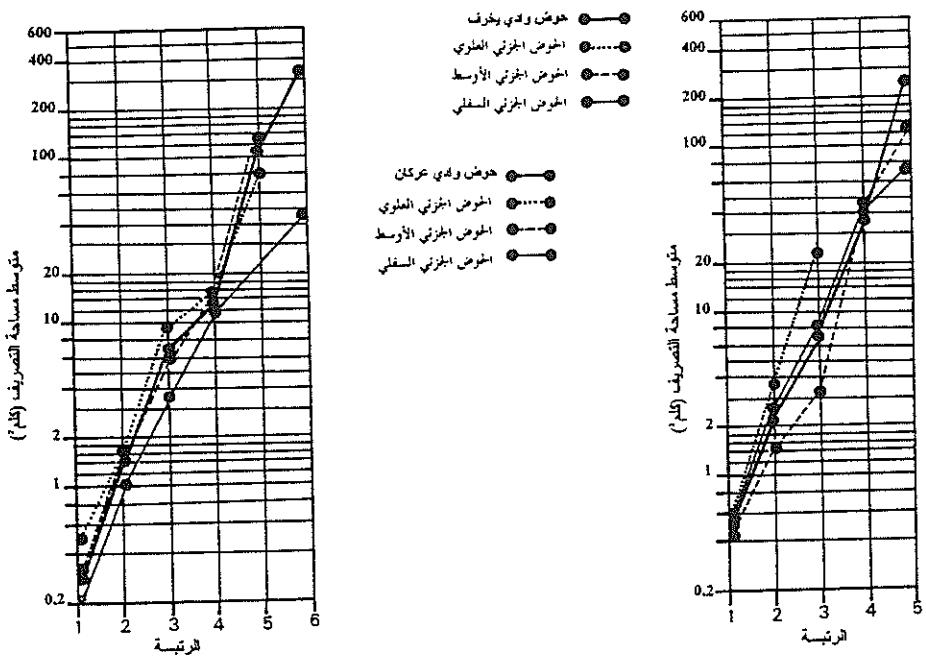
#### **العلاقة بين رتب المجاري ومساحة التصريف :**

ترتبط مساحة التصريف بشكل وامتداد مجاري الشبكة المائية التي تؤدي إلى توسيع مساحة التصريف عن طريق استطاله مجاريها، مما يؤدي إلى تطور رتب المجاري المائية . ويعبر عن العلاقة بين رتب المجاري ومساحة التصريف بواسطة

علاقة بيانية تتزايد فيها رتب المخاري مع زيادة متوسط مساحة التصريف التابعة لكل رتبة(شكل ٢٣) ومن خلال هذا الشكل يمكننا تلخيص أهم البيانات المكانية للعلاقة بين رتب المخاري ومتوسط مساحة التصريف بمجرى وادي عركان ووادي ينفرج فيما يلي:

- ١- يبلغ متوسط مساحة التصريف بمجرى وادي ينفرج ٠,٧٨ كلم<sup>٢/جري</sup>، في حين لا يتعدى هذا المتوسط بمجرى وادي عركان ٠,٥٢ كلم<sup>٢/جري</sup> أي بفارق يقدر بحوالي ٣٣,٣٪ بين المتوسطين (جدول ٩ وجدول ١٠) . ويرتبط هذا الفرق بطبيعة وشكل مخاري الشبكة المائية بكل حوض، مما أدى إلى زيادة مساحة التصريف الخاصة بكل جري، نظراً لقلة عدد المخاري في الحوض الأول وإلى تقلص مساحة التصريف الخاصة بكل جري نظراً لارتفاع عدد المخاري في الحوض الثاني.
- ٢- يفوق متوسط مساحة التصريف بالأحواض الجزئية لوادي ينفرج مثيله بالأحواض الجزئية لوادي عركان .
- ٣- تتناسب البيانات المكانية لمتوسط مساحة التصريف بالأحواض الجزئية مع مثيلاتها لمتوسط طول المخاري، خاصة بمجرى وادي ينفرج.
- ٤- تتناسب البيانات المكانية لمتوسط مساحة التصريف بالأحواض الجزئية عكسياً مع مثيلاتها لكتافة التصريف وتكرارية المخاري، وهي تعكس بذلك طبيعة التركيز لعمليات التعريمة المائية بمجرى وادي عركان .
- ٥- يبلغ متوسط مساحة التصريف أقصاه بالحوض الجزئي العلوي لوادي ينفرج ١,٠٧ كلم<sup>٢/جري</sup>، نظراً لعدم تمكن مخاري الشبكة المائية من الامتداد إلى أعلى السفوح والمرتفعات بسبب تركز عمليات التعريمة الحالية على سفوح الحوضين

الشكل رقم (٢٣)  
العلاقة بين متوسط مساحة التصريف والرتبة



المصدر: عمل الباحث بالإعتماد على الخريطة الطوبوغرافية ١/٥٠٠٠٠ ، الطبعة الأولى ، وزارة الشؤون البلدية والقروية ، وكالة تخطيط المدن ، ١٩٧٨

الأوسط والسفلي، بينما يبلغ هذا المتوسط أقصاه بالحوض الجزئي الأوسط لوادي عركان ٦٥، كلام /مجرى، نظراً لامتداد مساحة هذا الحوض (١٣٤ كلام)، أي ما يعادل ٥١,٥ % من المساحة الإجمالية، ويجموع ٢٠٧ مجار، أي ما يعادل ٤١,٤ % من مجموع مجاري الحوض الهيدروغرافي .

٦- يبدو تطور الدورة التحتائية بحوض وادي عركان واضحاً من خلال الفرق الموجود بين متوسط مساحة التصريف الفعلية الحالية (٥٢،٠ كلام /مجرى) ومتوسط مساحة التصريف الدنيا الضرورية لظهور مجرى جديد من الرتبة الأولى ٤٩،٠ كلام /مجرى، بحيث لا يتعدى الفرق بين متوسط المساحتين ٨,٥ %، في حين يرتفع بحوض وادي ينرف إلى ٢٤,٤ %. وعليه يكون باقي مساحة الحوض الهيدروغرافي القابلة لظهور مajar جديدة من الرتبة الأولى كالآتي:

أ- تساوي المساحة المتبقية القابلة لظهور مajar جديد من الرتبة الأولى بحوض وادي ينرف حاصل الفرق بين مساحة الحوض الهيدروغرافي، وحاصل مجموع المساحة الدنيا الضرورية الحالية المناسب بلمجموع عدد مجاري الحوض الهيدروغرافي أي:

$$= ٢٤٨ \text{ كلام}^2 - (٥٩,٠ \text{ كلام}^2 / \text{مجرى} \times ٣١٧ \text{ مجرى}).$$

$$= ٢٤٨ \text{ كلام}^2 - ١٨٧ \text{ كلام}^2$$

= ٦١ كلام<sup>2</sup> أي ما يعادل ٢٤,٦ % من مجموع مساحة حوض

وادي ينرف.

ب- تساوي المساحة المتبقية القابلة لظهور مajar جديدة من الرتبة الأولى بحوض وادي عركان:

$$= ٢٦٠ \text{ كلام}^2 - (٤٩,٠ \text{ كلام}^2 / \text{مجرى} \times ٥٠٠ \text{ مجرى})$$

$$= ٢٦٠ \text{ كلم}^٢ - ٢٤٥ \text{ كلم}^٢$$

= ١٥ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ٨,٥٪ من مجموع مساحة حوض وادي عرakan.

وعليه تتوزع مساحة التصريف المتبقية القابلة لظهور بحار جديدة من الرتبة الأولى على الأحواض الجزئية لحوض وادي ينرف كما يلي:

- الحوض الجزئي العلوي بمجموع ١١,٦ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ٢٥,٢٪ من مساحة هذا الحوض .

- الحوض الجزئي الأوسط بمجموع ٢٩,٠ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ٢٢,٢٪ من مساحة هذا الحوض .

- الحوض الجزئي السفلي بمجموع ٢٠,٤ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ٢٨,٧٪ من مساحة هذا الحوض .

كما تتوزع مساحة التصريف المتبقية القابلة لظهور بحار جديدة من الرتبة الأولى على الأحواض الجزئية لحوض وادي عرakan كما يلي:

- الحوض الجزئي العلوي بمجموع ٤,٠ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ٥,٠٪ من مساحة هذا الحوض .

- الحوض الجزئي الأوسط بمجموع ٦,٠ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ٤,٥٪ من مساحة هذا الحوض .

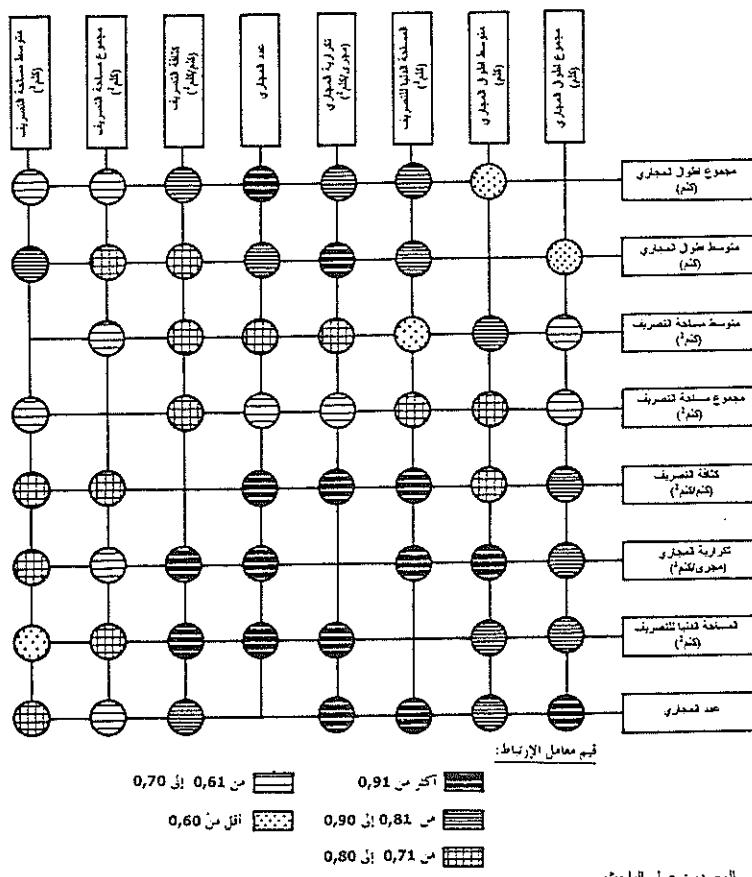
- الحوض الجزئي السفلي بمجموع ٥,٥ كلم<sup>٢</sup> أي ما يعادل ١٠,٩٪ من مساحة هذا الحوض .

## العلاقة الارتباطية بين المتغيرات المورفومترية

لقد أدت مختلف البيانات المورفومترية واختلاف الخصائص الشكلية والطوبغرافية بين حوضي وادي عركان ووادي يخرف إلى وجود جملة من العلاقات الارتباطية المتباينة بين مختلف المتغيرات المورفومترية المدروسة (شكل ٢٤ و شكل ٢٥). وتتسم هذه العلاقات بما يلي: (جدول ١٦ وجدول ١٧).

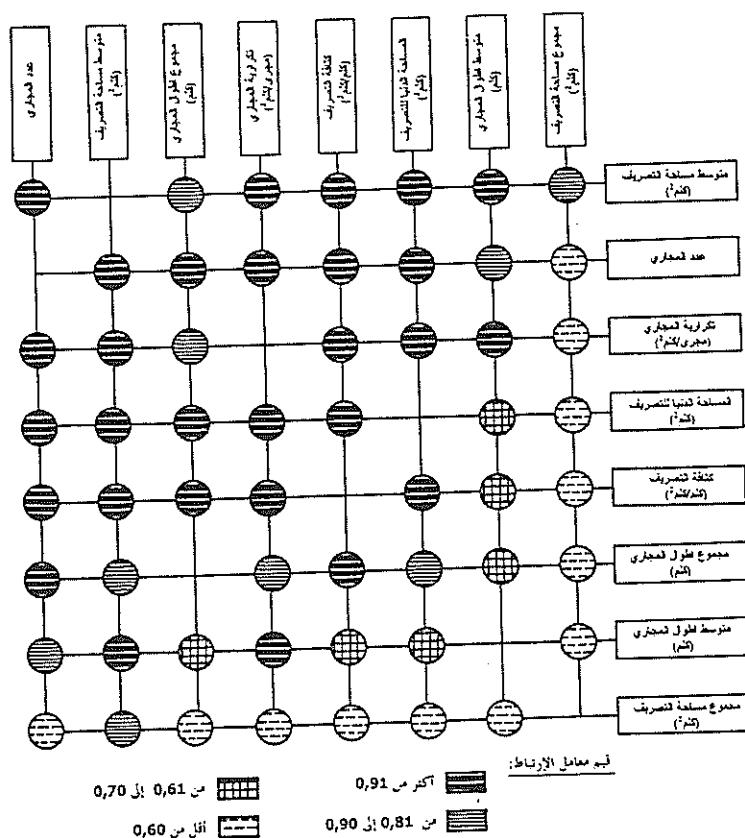
- ١ - تبدو العلاقات الارتباطية بين مختلف المتغيرات المورفومترية بحوض وادي عركان أقوى من مثيلاتها بحوض وادي يخرف (جدول ١٨).
- ٢ - يعكس عدد قيم معامل الارتباط القوية بحوض وادي عركان مستوى ومرحلة التعرية المستقدمة الحالية التي بلغتها مجاري الشبكة المائية لهذا الحوض، مقارنة مع مثيلاتها بحوض وادي يخرف الذي يتميز بقيم ارتباط متماثلة تقريرياً بين جميع المتغيرات المماثلة.
- ٣ - تدل بوضوح قيم معامل الارتباط المرتفعة بين متوسط مساحة التصريف من جهة وكل من متوسط المساحة الدنيا الضرورية لظهور محى جديد من الرتبة الأولى، و متوسط أطوال المجاري، و كثافة التصريف، و تكرارية المجاري، وعدد المجاري من جهة ثانية على أن مجاري حوض وادي عركان قد استندت تقريرياً معظم مساحة التصريف لهذا الحوض، لأن الفارق ضئيل بين مجموع المساحات الضرورية لظهور محى جديدة من الرتبة الأولى وإجمالي مساحة التصريف بالحوض على عكس حوض وادي يخرف الذي يتميز بفارق أكبر بين الماساحتين. ويسمح هذا الفرق بتطور وامتداد وتشعب مجاري جديدة من الرتبة الأولى مستقبلاً خاصة إذا ارتفع تردد الفترات المطيرة والسيول الغزيرة بحوض وادي بيش.

الشكل رقم (٢٤)  
مستوى العلاقة الإرتباطية بين المتغيرات المورفومترية لوحض وادي يخرف



الشكل رقم (٢٥)

مستوى العلاقة الإرتباطية بين المتغيرات المورفومترية لحوض وادي عikan



المصدر: عمل الناشر

الكتاب السادس عشر

نوع التحويل		بيانات التحويل		بيانات التحويل		بيانات التحويل		بيانات التحويل		بيانات التحويل	
النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع	النوع
نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)	نحوه الماء (كم²)
R = 0.9394 Y = 0.009x + 1.3	R = 0.8304 Y = 0.4 - Ln x - 0.13	R = 0.931 Y = 8.9 x - 0.7	R = 0.7620 Y = 18.3x - 0.04	R = 0.5041 Y = -0.2Ln x + 74.7	R = 0.8896 Y = 7.2 x - 0.5	R = 0.9830 Y = 0.93 x + 9.7	R = 0.9830 Y = 0.93 x +				
R = 0.8710 Y = 0.02x - 0.02	R = 0.8903 Y = 0.8 - Ln x - 1.5	R = 0.8910 Y = 64.7 x - 1.1	R = 0.5332 Y = 8.5 x - 0.015	R = 0.2163 Y = 7.6 Ln x + 77.1	R = 0.6009 Y = 15.3 x - 0.6	R = 0.6009 Y = 38.0 x - 0.63	R = 0.6009 Y = 38.0 x - 0.63	R = 0.6009 Y = 38.0 x - 0.63	R = 0.6009 Y = 38.0 x - 0.63	R = 0.6009 Y = 38.0 x - 0.63	R = 0.6009 Y = 38.0 x - 0.63
R = 0.9092 Y = 1.3 x - 2.3	R = 0.7366 Y = 0.7 - Ln x + 1.4	R = 0.8092 Y = 0.83x + 1.0	R = 0.8522 Y = 5.0 x - 5.7	R = 0.7198 Y = 5.8 x + 30.3	R = 0.7198 Y = 0.09 x - 0.72	R = 0.7198 Y = 0.09 x - 0.72	R = 0.7198 Y = 28.1 e - 0.005x	R = 0.7198 Y = 28.1 e - 0.005x	R = 0.7198 Y = 28.1 e - 0.005x	R = 0.7198 Y = 28.1 e - 0.005x	R = 0.7198 Y = 28.1 e - 0.005x
R = 0.5774 Y = 1548.5x - 23	R = 0.7026 Y = 2.2e - 0.003x	R = 0.7429 Y = 0.13 x - 2.5	R = 0.4586 Y = 20.5 Ln x - 63.9	R = 0.6170 Y = 1.3 x + 0.4	R = 0.4586 Y = 39.9 e - 0.001x	R = 0.8522 Y = 0.15 x + 1.9	R = 0.5522 Y = 11.8Ln x + 47.6	R = 0.5522 Y = 11.8Ln x + 47.6	R = 0.5522 Y = 11.8Ln x + 47.6	R = 0.5522 Y = 11.8Ln x + 47.6	R = 0.5522 Y = 11.8Ln x + 47.6
R = 0.7696 Y = 0.5 x - 1.0	R = 0.7198 Y = 0.3 - Ln x + 1.2	R = 0.6170 Y = 1.3 x + 0.4	R = 0.7429 Y = 4.4 x + 35.2	R = 0.6170 Y = 1.7 x + 0.9	R = 0.8092 Y = 1.6 x + 0.6	R = 0.8910 Y = 38.8 x - 0.31	R = 0.8910 Y = 9.0 e - 0.16x	R = 0.8910 Y = 9.0 e - 0.16x	R = 0.8910 Y = 9.0 e - 0.16x	R = 0.8910 Y = 9.0 e - 0.16x	R = 0.8910 Y = 9.0 e - 0.16x
R = 0.9176 Y = 0.6 x - 1.3	R = 0.9601 Y = 1.0 x - 1.2	R = 0.7017 Y = 1.1 x - 0.7	R = 0.7217 Y = 12.0e - 1.1x	R = 0.7017 Y = 15.5 Ln x + 39.4	R = 0.7366 Y = 5.1 e - 0.12x	R = 0.8803 Y = 9.0 e - 0.16x	R = 0.8803 Y = 1.8 e - 1.9x	R = 0.8803 Y = 1.8 e - 1.9x	R = 0.8803 Y = 1.8 e - 1.9x	R = 0.8803 Y = 1.8 e - 1.9x	R = 0.8803 Y = 1.8 e - 1.9x
R = 0.9930 Y = 0.9x + 0.2	R = 0.9930 Y = 0.9x - 0.3	R = 0.9176 Y = 1.1 x - 0.6	R = 0.7696 Y = 35.3 x - 0.14	R = 0.5774 Y = 1.3 x - 0.04	R = 0.9092 Y = 36.3 x + 8.7	R = 0.8710 Y = 36.3 x + 8.7	R = 0.9594 Y = 20.9 e - 0.7	R = 0.9594 Y = 20.9 e - 0.7	R = 0.9594 Y = 20.9 e - 0.7	R = 0.9594 Y = 20.9 e - 0.7	R = 0.9594 Y = 20.9 e - 0.7

جدول (٧) أنواع العلاقات الإيجابية بين التغيرات الملوثة بمxious رادي عن كان

نوع العامل	كتلة الصهريج (غرام/كم²)	كتلة الصهريج (كيلو/كم²)	المساحة البدنية المصهرب (كم²)	متوسط مساحة الصهريج (كم²)	متوسط الماء الماء المصهرب (كم²)	متوسط الماء الماء المصهرب (كم²)	متوسط الماء الماء المصهرب (كم²)	متوسط الماء الماء المصهرب (كم²)	متوسط الماء الماء المصهرب (كم²)
R = 0.681 Y = 0.01x <sup>11</sup>	R = 0.9337 Y = 0.12 x <sup>0.7</sup>	R = 0.9323 Y = 8.5 x <sup>-0.6</sup>	R = 0.9691 Y = 51.0x <sup>-10</sup>	R = 0.3433 Y = 5.5 Lnx + 61.0	R = 0.8811 Y = 6.0 x <sup>-0.4</sup>	R = 0.9747 Y = 0.7 x - 11.9			عدد الماء
R = 0.8164 Y = 0.001 x <sup>16</sup>	R = 0.9131 Y = .02 x <sup>104</sup>	R = 0.8910 Y = 48.7 x <sup>-10</sup>	R = 0.8461 Y = 532.6x <sup>-16</sup>	R = 0.1319 Y = 0.1 x + 52.7	R = 0.7123 Y = 4.3 e <sup>-0.02</sup>	R = 0.947 Y = 1.4 x - 14.6			عدد الماء
R = 0.9121 Y = 1.2 x <sup>-21</sup>	R = 0.7603 Y = 1.19 x <sup>-10</sup>	R = 0.7602 Y = 0.8 x <sup>0.7</sup>	R = 0.9144 Y = 0.8 x <sup>-16</sup>	R = 0.5511 Y = 4.0 x + 34.7	R = 0.7111 Y = 28.5 Lnx + 59.0	R = 0.8870 Y = 44.5 x <sup>-20</sup>			متوسط الماء
R = 0.5538 Y = 1.4 e <sup>-0.04</sup>	R = 0.5008 Y = 1.4 e <sup>-0.02</sup>	R = 0.5278 Y = 5.4 Lnx - 16.1	R = 0.8426 Y = 1.0x - 31.9	R = 0.5511 Y = 0.08 x - 0.17	R = 0.1319 Y = 0.16x + 43.0	R = 0.7455 Y = 25.5e <sup>-0.02x</sup>			متوسط الماء
R = 0.9996 Y = 0.99 x <sup>-10</sup>	R = 0.9581 Y = 1.2 x <sup>-0.6</sup>	R = 0.0580 Y = 0.81 x <sup>0.6</sup>	R = 0.826 Y = 0.6 x + 34.9	R = 0.9144 Y = 1.2 x <sup>0.4</sup>	R = 0.8461 Y = 42.7 x <sup>-0.5</sup>	R = 0.9691 Y = 34.6x <sup>-0.9</sup>			متوسط مساحة الصرف (كم²)
R = 0.9591 Y = 0.6 x <sup>-16</sup>	R = 0.9999 Y = 0.95 x <sup>-10</sup>	R = 0.9580 Y = 1.6 x <sup>15</sup>	R = 0.5788 Y = 3.2 x + 35.9	R = 0.7602 Y = 1.6 x <sup>0.51</sup>	R = 0.9108 Y = 37.0 x <sup>-1.3x</sup>	R = 0.9323 Y = 23.6 x <sup>-1.3x</sup>			الماء الداخلي
R = 0.9880 Y = 1.4 x <sup>-0.3</sup>	R = 0.9999 Y = 0.9 x <sup>-0.9</sup>	R = 0.9999 Y = 1.6 x <sup>-15</sup>	R = 0.5008 Y = 11.6 Lnx + 40.5	R = 0.7603 Y = 1.6 x <sup>-0.54</sup>	R = 0.9131 Y = 37.2 x <sup>0.8</sup>	R = 0.9337 Y = 23.8 x <sup>-1.3x</sup>			الماء الداخلي
R = 0.9880 Y = 0.7 x + 0.3	R = 0.9591 Y = 0.81 x <sup>-0.6</sup>	R = 0.9996 Y = 1.0 x <sup>-0.9</sup>	R = 0.5538 Y = 7.8 Lnx + 36.5	R = 0.9121 Y = 1.23 x <sup>-0.4</sup>	R = 0.8464 Y = 42.7 x <sup>0.5</sup>	R = 0.9681 Y = 34.5 x <sup>-0.8</sup>			نهر العاجي

جدول (١٨) فئات قيم الارتباط بين المتغيرات المورفومترية

حوض وادي عر كان		حوض وادي بئر راهي		فئة الارتباط
النكرار (%)	عدد القيم	النكرار (%)	عدد القيم	
٥١,٨	٢٩	٢,٨	١٥	أكثر من ٠,٩٠
١٦	٩	٢٣,٢	١٣	٠,٩٠-٠,٨١
١٠,٤	٦	٢٥	١٤	٠,٧١-٠,٨٠
-	-	١٧,٩	١٠	٠,٧٠-٠,٦١
٢١,٤	١٢	٧,١	٤	أقل من ٠,٦٠

المصدر: من عمل الباحث.

٥ - يتسم حوض وادي عر كان بطابع فيضي، كما يدل عليه معامل الفيضان الذي يبلغ ٦,٥ في حين لا يتعدى هذا المعامل ٣,٧ بحوض وادي بئر راهي. ويرتبط الطابع الفيضي لحوض وادي عر كان أساساً بعدد بخاري الرتبة الأولى المرتفع (٣٧٤ بخاري)، وكثافة التصريف (٢٠٢ كلم/كلم<sup>٣</sup>) الدالين على التطور المورفوديناميكي بخاري و سفوح هذا الحوض. و تتسم أيضاً الأحواض الجزئية لحوض وادي عر كان بمعامل فيضان مرتفع، نظراً لما تحتويه من عوامل طوبوغرافية وخصائص مورفومترية تساعد على سرعة تحويل مياه الأمطار إلى مياه حارية سطحية و سيول غزيرة، خاصة بالحوضين الجزئيين العلوي والأوسط. ويبدو أن عملية تصريف المياه الحاربة السطحية تزيد من عملية تأكل الصفايف، نظراً لعدم وجود مساحة كافية لامتداد بخار جديدة من الرتبة الأولى بين أراضي ما بين الأودية بواسطة عملية الحفر الرأسى التي تتم على طول بخاري الرتب العليا.

٦ - بالرغم من تباين مستوى العلاقات الارتباطية بين المتغيرات المورفومترية بحوضي وادي ينرف ووادي عركان فإن زمن التركيز (زمن الاستجابة) يبدو متماثلاً، إذ يتراوح بين أقل من ساعة بالحوض العلوي و ٤ ساعات بالحوض السفلي. ويرجع هذا التماثل بالأساس إلى: (شكل ٢٦ و شكل ٢٧).

أ- توافق زمن التركيز لحوض وادي عركان مع زيادة ارتفاع كثافة التصريف، وتكرارية وأطوال الحاري بحيث إن زيادة تشعب الشبكة المائية تؤدي إلى تعطيل وصول مياه الأمطار إلى منفذ الحوض المائي، وبالتالي تعطيل سرعة ظهور الجريان السطحي، وزيادة كمياتها المتاخرة و المتسربة في التربة.

ب- لقد انعكست النتائج المورفومترية الموجودة بين الحوضين المدروسين على زمن التركيز لـما الذي يعبر عن الفترة الزمنية الضرورية لمياه الأمطار المتحولة إلى مياه جارية سطحية لوصولها من أبعد نقطة على خط تقسيم المياه إلى مصب الحوض المائي. وتماثل النتائج بين الحوضين من حيث زمن التركيز المحسوب مختلف المعادلات الميدلوجية المتاحة، والتي تعتمد على المتغيرات المورفومترية كأساس كمي. ويتراوح زمن التركيز في حوضي وادي عركان ووادي ينرف على التوالي بين:

١ - (٣ ساعات و ٤٣ دقيقة)، و (٣ ساعات و ٣٤ دقيقة)

بالنسبة لمعادلة Ventura . Jaton . 1980 :

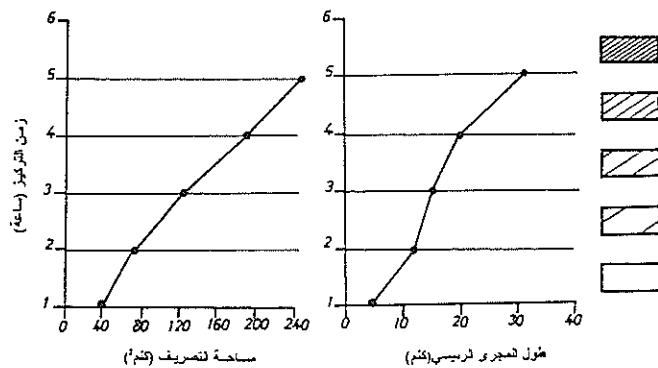
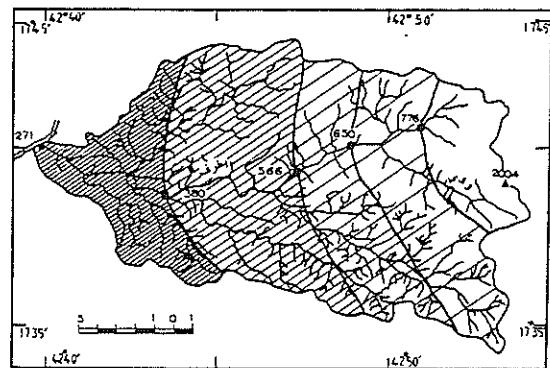
$$Tc = \frac{76.3 \sqrt{S}}{\sqrt{I}}$$

[١]

بحيث تمثل :

$Tc$  = زمن التركيز (دقيقة).

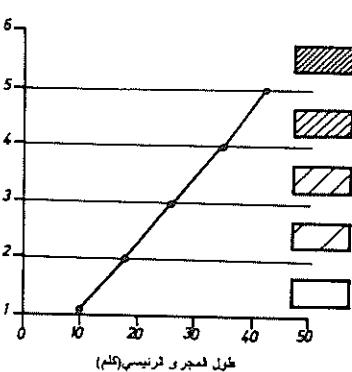
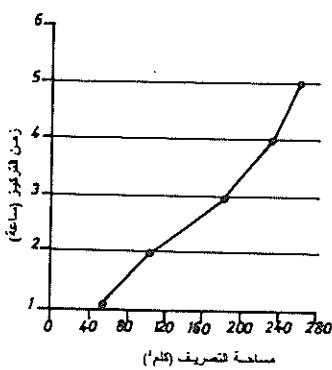
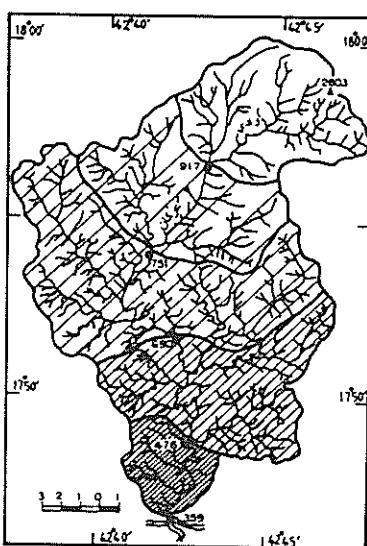
**الشكل رقم (٢٦)**  
**التغيرات المكانية لزمن التركيز بحوض وادي يخرف**



المصدر: عمل الباحث

### الشكل رقم (٢٧)

التغيرات المكانية لزمن الترسيب بحوض وادي عركان



المصدر: عمل الباحث

$S$  = مساحة التصريف للحوض المائي (كلم ٢).

$I$  = فارق الارتفاع بين أدنى وأقصى ارتفاعين (م) / طول المجرى الرئيس (كلم).

$I$  = معدل الانحدار (%).

-٢ (٤ ساعات)، و (٤ ساعات و ١٠ دقائق).

بالنسبة لمعادلة (Idem) : Passini

$$T_c = \frac{64.8 \sqrt{L.S}}{\sqrt{I}}$$

[٢]

بحيث تمثل :

$T_c$  = زمن التركيز (دقيقة).

$S$  = مساحة التصريف للحوض المائي (كلم ٢).

$I$  = فارق الارتفاع بين أدنى وأقصى ارتفاعين (م) / طول المجرى الرئيس (كلم).

$I$  = معدل الانحدار (%).

$L$  = طول المجرى الرئيس (كلم).

-٣ (٤ ساعات و ٦ دقائق). و (٤ ساعات و ٩ دقائق).

بالنسبة لمعادلة (Idem) : Giandotti

$$T_c = \frac{75 [\sqrt{4S + 1.5L}]}{\sqrt{h}}$$

[٣]

بحيث تمثل :

$T_c$  = زمن التركيز (دقيقة).

$S$  = مساحة التصريف للحوض المائي (كلم ٢).

$h$  = الارتفاع المتوسط للحوض المائي (م).

$L$  = طول المجرى الرئيس (كلم)

ولقد اعتمدنا على المعادلات [١]، [٢]، [٣] في تقدير معدل سرعة الجريان السطحي المناسب لزمن التركيز بكل حوض مائي. ويعبر معدل سرعة

الجريان السطحي على العلاقة النسبية الموجودة بين طول المجرى الرئيس معبرا عنها بوحدة (م)، وسرعة التدفق المعبر عنها بوحدة (م/ث). ويعكس معدل سرعة الجريان السطحي الفترة الزمنية الضرورية لوصول مياه الأمطار المتحولة لمياه حارية سطحية بعد تشبّع التربة وتكونيات الصخور النفوذة بالمياه، وبعد تبخر جزء منها. ويحسب معدل سرعة الجريان السطحي من المعادلة التالية على النحو التالي :

Jaton ( ١٩٨٠ ، ص ٤٢ ) .

$$Tc = \frac{L}{3,6 V} \quad [٤]$$

$$V = \frac{L (m)}{3,6 Tc (s)} \quad [٥]$$

حيث يمثل :

$L (m)$  = طول المجرى الرئيس (متر)، و  $Tc (s)$  = زمن التركيز (ثانية).  
ويتراوح معدل سرعة الجريان بين ٠,٦٢٠ متر/ثانية بحوض وادي يخرف، و ١,٠٧٠ متر/ثانية بحوض وادي عرkan (الجدول ١٩).

وعليه فإن زمن التركيز ومعدل سرعة الجريان السطحي يتاسبان بوضوح مع :

١ - الفروق الموجودة بين أطوال مجاري الحوضين.

٢ - الفروق الموجودة بين مساحة التصريف للحوضين.

٣ - الفروق الموجودة بين نسبة التشعب بين الحوضين.

٤ - الفروق الموجودة بين معامل الفيضان للحوضين.

٥ - الفروق الموجودة بين نسبة تضرس الحوضين.

## الخلاصة

يعتبر الخوضان الهيدروغرافيان المدروسان من أهم الأحواض الجبلية المغذية لوادي بيش ب المياه الجارية السطحية ومن أكثرها نشاطاً من الناحية المورفوديناميكية. ويتشابه حوض وادي عرkan مع حوض وادي يخرف من ناحية التركيب

**جدول (١٩) معدل سرعة الجريان السطحي وزمن التركيز**

حوض وادي يخرف		حوض وادي يخرف		المعادلة
زمن التركيز	معدل سرعة الجريان (م/ثا)	زمن التركيز	معدل سرعة الجريان (م/ثا)	
٣ ساعات و ٣٤ دقيقة	١,٠٧	٣ ساعات و ٤٣ دقيقة	٠,٨٢	Ventura
٤ ساعات ١٠ دقائق	٠,٨١	٤ ساعات	٠,٦٢	Passini
٤ ساعات ٩ دقائق	٠,٨٢	٤ ساعات ٦ دقائق	٠,٦٢	Giandotti

المصدر: من عمل الباحث.

الجيولوجي، و التكوين الصخري، غير أنه يختلف عنه في الكثير من الخصائص التضاريسية والشكلية، وكذلك من حيث مرحلة التطور المورفوديناميكي للسفوح المتأثرة بالنشاط التكتوني المتواصل لأحدود البحر الأحمر.

فعلى مستوى الخصائص التضاريسية نجد أن حوض وادي عرkan يتشكل من سفوح شديدة الانحدارات، وتضاريس أكثر ارتفاعاً من مثيلاتها بحوض وادي يخرف. و تساعده هذه التباينات الطوبوغرافية على سرعة ترکز مياه الأمطار، مما يزيد في طاقة نحتها للصخور، أو نقلها للمواد الصخرية من أعلى السفوح إلى مناطق المخاري. وقد أدت هذه الخصائص التضاريسية إلى زيادة تشعب مجاري

الشبكة المائية بحوض وادي عرkan أين يصل متوسط نسبة التشعب إلى ٣,٤١ مقارنة مع مثيلاتها بحوض وادي ينفر أين يصل هذا المتوسط إلى ٣,٩٦ أي بمعدل اقتران ٤ بخار من كل رتبة دنيا لتشكيل مجرى واحد من الرتبة المولالية لها في الترتيب الهرمي للمجاري المائية بهذا الحوض في حين لا يتطلب تشكيل مجريين من رتبة معينة بحوض وادي عرkan سوى اقتران ٧ بخار من الرتبة الدنيا التي تسبقها في الترتيب الهرمي حسب طريقة سترايلر المعتمدة في هذا البحث .

أما على مستوى الخصائص الشكلية فنجد أن سفوح حوض وادي عرkan أقل استطالة من نظيرتها بحوض وادي ينفر بالرغم من فارق الارتفاع بين مساحة التصريف بين الحوضين . وقد أثر في ظهور أشكال السفوح الحالية شدة تكتل تصاريض هذا الحوض واتساعها عند منطقة منابع المجرى التي تصل ارتفاعاتها إلى ٢٦٠٣ م . ولقد ساعدت هذه الخصائص على زيادة كثافة التصريف بواسطة زيادة عدد المخاري . وقد انعكست تأثيرات هذه العوامل على خصائص الأحواض الجزئية ، وخاصة الحوض الجزئي العلوي الذي يبدو أكثر ملاءمة لظهور جريان سطحي بسيول غزيرة ، نظراً لعدم تناسب الارتفاعات الكبيرة لسفوح مع صغر مساحة التصريف بهذا الحوض .

أما على مستوى الخصائص المورفوديناميكية فتدل كثافة التصريف وتكرارية المجرى على التطور المورفوديناميكي المتميز لمجرى الشبكة المائية لحوض وادي عرkan . وتناسب كثافة التصريف المرتفعة بهذا الحوض مع عدد المخاري المرتفع ، على خلاف كثافة التصريف لحوض وادي ينفر التي تناسب مع أطوال المجرى ، بينما تبقى تكرارية المجرى بهذا الحوض أقل من نظيرتها بحوض وادي عرkan . ويفوق عدد المخاري لجميع الرتب ، و بجميع الأحواض الجزئية لوادي

عـرـكـانـ مـثـيـلـهـ بـحـوضـ وـادـيـ يـخـرفـ. وـلـذـاـ فـإـنـ زـمـنـ التـرـكـيـزـ (ـالـاسـتـجـابـةـ)ـ يـرـتـبـطـ بـحـوضـ بـعـدـ بـحـارـيـ حـوضـ وـادـيـ عـرـكـانـ،ـ بـيـنـماـ يـرـتـبـطـ بـمـتوـسـطـ أـطـوـالـ بـحـارـيـ بـحـوضـ وـادـيـ يـخـرفـ.

**أـمـاـ عـلـىـ مـسـتـوـىـ التـرـتـيـبـ الـهـرـمـيـ بـحـارـيـ الشـبـكـةـ المـائـيـةـ فـنـجـدـ أـنـ كـثـافـةـ التـصـرـيفـ وـ تـكـرـارـيـةـ بـحـارـيـ الـمـرـتفـعـيـنـ بـحـوضـ وـادـيـ عـرـكـانـ قـدـ أـدـتـاـ إـلـىـ تـطـوـرـ التـرـتـيـبـ الـهـرـمـيـ بـحـارـيـ هـذـاـ حـوضـ (ـرـتـبةـ سـادـسـةـ)،ـ مـقـارـنـةـ مـعـ مـثـيـلـهـ لـحـوضـ وـادـيـ يـخـرفـ (ـرـتـبةـ خـامـسـةـ).ـ وـيرـتـبـطـ هـذـاـ التـرـتـيـبـ بـمـقـيـاسـ الـخـرـيـطـةـ الطـوـبـوـغـرـافـيـةـ الـمـسـتـعـمـلـةـ ١/٥٠٠٠٠ـ.ـ وـعـلـيـهـ فـإـنـ التـرـتـيـبـ الـهـرـمـيـ بـحـارـيـ الشـبـكـةـ المـائـيـةـ قـدـ يـتـطـوـرـ إـلـىـ رـتـبـ ١٠٥ـ.ـ أـعـلـىـ إـذـنـاـ بـعـينـ الـاعـتـباـرـ مـاـ يـليـ:**

- ١ـ عـدـدـ بـحـارـيـ المـائـيـةـ مـنـ الرـتـبةـ الـأـولـىـ الـيـ تـمـتدـ عـلـىـ طـوـلـ ٥٠ـ مـ فـأـقـلـ،ـ لأنـ مـقـيـاسـ الـخـرـيـطـةـ الطـوـبـوـغـرـافـيـةـ ١/٥٠٠٠٠ـ لاـ يـسـمـحـ بـظـهـورـ هـذـاـ النـوـعـ مـنـ بـحـارـيـ المـائـيـةـ،ـ نـظـرـاـ لـقـصـورـ الـمـقـيـاسـ فـيـ إـعـطـاءـ تـفـاصـيلـ تـفـوقـ هـذـاـ الـبـعـدـ،ـ بـحـيثـ بـحـدـ أـنـ طـوـلـ أوـ مـسـافـةـ كـلـ ٥٠ـ مـ فـيـ الطـبـيـعـةـ يـجـبـ أـنـ يـظـهـرـ بـطـوـلـ ١ـ مـ عـلـىـ الـخـرـيـطـةـ الـمـذـكـورـةـ.
- ٢ـ الـاـنـتـقـالـ مـنـ مـقـيـاسـ الـخـرـائـطـ الطـوـبـوـغـرـافـيـةـ ١/٥٠٠٠٠ـ إـلـىـ مـقـيـاسـ الصـورـ الـجـوـيـةـ وـ الـمـرـئـيـاتـ الـفـضـائـيـةـ لـلـنـطـاقـاتـ ١ـ وـ ٢ـ وـ ٣ـ وـ ٤ـ وـ ٥ـ وـ ٧ـ الـمـلـقـطـةـ بـوـاسـطـةـ الـمـاسـحـ الـمـوـضـوعـيـ Mـ Tـ الـمـحـمـولـ عـلـىـ لـانـدـسـاتـ ٤ـ،ـ وـ لـانـدـسـاتـ ٥ـ لـأـنـ مـرـئـيـاتـ هـذـهـ النـطـاقـاتـ تـتـمـيـزـ بـوـضـوحـ مـكـانـيـ قـدـرهـ ٣٠ـ مـ لـهـ قـدـرةـ كـبـيرـةـ عـلـىـ إـبـراـزـ كـثـيرـ مـنـ تـفـاصـيلـ التـضـارـيـسـ وـ الشـبـكـةـ المـائـيـةـ الـيـ لـاـ تـظـهـرـ عـلـىـ الـخـرـائـطـ السـالـفـةـ الـذـكـرـ نـتـيـجـةـ التـعـيمـيـمـ فـيـ تـمـيـلـ مـظـاهـرـ السـطـحـ وـ أـشـكـالـ التـضـارـيـسـ.
- ٣ـ عـدـدـ بـحـارـيـ المـائـيـةـ ذـوـاتـ الرـتـبةـ الـأـولـىـ الـيـ لـاـ تـقـرـنـ مـعـ مـثـيـلـاـمـاـ مـنـ بـحـارـيـ،ـ نـماـ يـؤـثـرـ عـلـىـ عـدـدـ بـحـارـيـ الرـتـبـ الـمـوـالـيـةـ لـهـ،ـ وـمـنـ ثـمـ عـلـىـ التـرـتـيـبـ الـهـرـمـيـ بـحـمـوـعـ عـدـدـ

مجاري الشبكة المائية بالخوض الهيلوغرافي. ويبدو أن الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية لخوض وادي ينرف قد تأثر كثيراً بهذه الظاهرة، نظراً لفارق الموجود بين متوسط مساحة التصريف الحالية و متوسط مساحة التصريف الدنيا الضرورية لظهور مجاري جديدة من الرتبة الأولى.

وتتناسب تباينات الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية بتباينات مع التطور المورفوديناميكي للخوضين المدروسين. ولذا فإن تطور الترتيب الهرمي لمجاري الشبكة المائية بخوض وادي عركان يتركز على ديناميكية توسيع المجاري بواسطة تأكل ضفاف الروافد والأودية، وتساقط أقدام السفوح بدلاً من الزيادة في أعدادها، على عكس مجاري حوض وادي ينرف التي قد تتطور بواسطة نفس العمليات المذكورة سابقاً بالنسبة للمجاري القديمة، بالإضافة إلى الزيادة العددية للمجاري التي يُمكّنها أن توسع على مساحة التصريف المتبقية القابلة لظهور مجاري جديدة من الرتبة الأولى.

ويتمثل الترتيب الهرمي لمجاري أودية حوض وادي عركان الذي يعتبر أحد أودية تصارييس الدرع العربي برتبته السادسة مع الترتيب الهرمي لبعض أودية الدرع العربي الأخرى كوادي قناة الذي يجري بمنطقة الحرم النبوى (الدعان)، (١٩٩٩)، ووادي نعمان برتبته الثامنة، ووادي فاطمة برتبته السابعة اللذين يجريان بمنطقة مكة المكرمة (مرزا ، ١٩٩٤)، ومع الترتيب الهرمي لمجاري وادي الحرمليه الذي يمتد حوضه على تصارييس منطقة الاتصال بين تصارييس الصخور النارية والمحوله للدرع العربي غرباً، وتصارييس الصخور الرسوبيه للرف العربي، شرقاً في منطقة القويوعية (فرحان، ١٩٩٧)، بينما يتمثل الترتيب الهرمي لمجاري وادي ينرف ذي الرتبة الخامسة مع مثيله لوادي العقيق الذي يجري أيضاً على تصارييس الدرع

العربي بمنطقة الحرم النبوي (الدوعان، ١٩٩٩) ومع مثيله لوادي عنان الذي يجري هو الآخر على السفوح الغربية الشمالية لتضاريس الدرع العربي ومع مثيله لوادي مزيرعة الذي يجري على التكوينات الروسوبية بشمال تضاريس الرف العربي (الصالح، ١٩٩٩).

وعليه فإن هذه الدراسة قد كشفت- ولو نسبياً - عن الإمكانيات والضوابط الجيولوجية المؤثرة في قدرة كل حوض هيدروغرافي على تحويل مياه الأمطار إلى مياه جارية سطحية عادلة أو سیول غزيرة. ولذا فإن إقامة أي مشروع للري أو لتخزين المياه بحذف الخوضين يجب أن تأخذ بعين الاعتبار عاملين أساسين هما:

١ - الطابع الفيسي لخوض وادي عرkan، و مرحلة الدورة التحتائية التي وصل لها هذا الخوض بما ينجر عنها من عمليات تعرية مرکزة، و نقل للمواد الصخرية المنحوتة من أعلى السفوح بواسطة المخاري نحو مصب الخوض. وقد يزيد من تأثيرات هذه العوامل جملة الخصائص التضاريسية و الشكلية المساعدة على ارتفاع كمية التواتج الروسوبية، والحملة الصلبة العالقة أو المذابة في مياه الأودية والروافد المغذية لوادي عرkan. وقد تتسبب مثل هذه العوامل في الارتفاع السريع لسبة توحل المنشآت القاعدية لتخزين المياه بسرعة وهو ما يؤدي إلى تقليل فترة استخدامها.

٢ - عدم التوافق الحالي بين عدد المخاري و مساحة التصريف بخوض وادي ينفر، مما يساعد على استمرار تطور بخاري الشبكة المائية بواسطة عمليات الحفر الرأسى (الستخديد)، خاصة أن الدورة التحتائية الحالية ما زالت قابلة للتطور عن طريق ظهور بخار جديدة من الرتبة الأولى، مقارنة مع نظيرتها بخوض وادي عرkan،

بالإضافة إلى توافر العديد من عوامل التطور المورفوديناميكي بهذا الخوض كانخفاض المعامل الميسمومترى، والترتيب الهرمى بمجرى الشبكة المائية، وعدم توافق عدد المجرى الحالى مع مساحة التصريف... إلخ. وقد يؤدي مجموع هذه العوامل إلى تقليل عمر أي مشروع يقام على مجاري الأودية الرئيسة، نظراً لما يتربى من عمليات التعريبة المؤدية لزيادة الناتج الرسوبي للأودية، وارتفاع الحمولة الصلبة العالقة أو المذابة في مياهها. وتؤدى مجموع هذه العمليات المورفوديناميكية إلى سرعة توحّل السدود و الخزانات المائية المنجزة على مجاري الأودية الرئيسة بهذا الخوض الهيدروغرافي.

وأخيراً نقدم خمس توصيات هامة ترتبط بطبيعة ونتائج هذا البحث هي:

أ- إجراء دراسة تطبيقية مماثلة بالاعتماد على الصور الجوية أو المرئيات الفضائية.

ب- إجراء دراسة تطبيقية مماثلة لبقية الأحواض المغذية لوادي بيش بهدف:

ج- إجراء دراسة تطبيقية للأشكال المورفوديناميكية الحالية لتحديد مدى مطابقة التحليل المورفومترى للعمليات والأشكال الجيومورفولوجية السائدة بالخصوصين.

د- إجراء دراسات مماثلة لاستكمال الترتيب الهرمى لمجموع مجاري الشبكة المائية لمجموع مساحة التصريف للخوض الهيدروغرافي لوادي بيش.

هـ- إجراء دراسة مماثلة لبقية أحواض الروافد الأخرى لتحديد أكثرها تقهقرًا وتحديد المهددة منها بتأثيرات التعريبة المائية الحالية.

## المراجع

### أولاً: المراجع العربية:

- آل سعود، مشاعل بنت محمد، (٢٠٠٠م)، نبذة التحليل المورفومترى لشعيب نساح، سلسلة بحوث جغرافية، العدد ٤٥ ، الجمعية الجغرافية السعودية، قسم الجغرافيا، جامعة الملك سعود.
- بوروبيه، محمد بن فضيل، (١٩٩٩م)، المدلول المورفولوجي للمتغيرات المورفومترية بالخوض الهيدروغرافي لوادي الكبير الرمال (التل الشرقي-الجزائر)، إصدارات الجمعية الجغرافية الكويتية، العدد ٢٢٩ ، قسم الجغرافيا، جامعة الكويت.
- الجراش، محمد بن عبد الله، (١٩٨٢م)، العلاقة بين الأمطار والسيول في جنوب غرب المملكة العربية السعودية: دراسة تطبيقية على حوض وادي بيشه وحوض وادي بيش، مجلة كلية الآداب و العلوم الإنسانية، المجلد الثاني.
- الجعدي، فرحان بن حسين، (١٩٩٧م)، دور مرئيات الاستشعار عن بعد في إعداد الخريطة الجيومورفولوجية لحوض وادي الحرملي، رسالة ماجستير غير منشورة، قسم الجغرافيا، كلية الآداب، جامعة الملك سعود، ١٣٣ صفحة.
- جودة، حسين بن جودة (١٩٧٨م)، دراسات في جيومورفولوجية الصحاري العربية، الهيئة المصرية العامة للكتاب، الإسكندرية.
- الدوعان، محمود، إبراهيم، (١٩٩٩م)، الأودية الداخلية إلى منطقة الحرم بالمدينة المنورة، سلسلة بحوث جغرافية ، العدد ٣٨ ، الجمعية الجغرافية السعودية ، قسم الجغرافيا ، جامعة الملك سعود.

- سلامة، حسن بن رمضان، (١٩٨٠م)، **التحليل الجيومورفولوجي للخصائص المورفومترية للأحواض المائية في الأردن**، دراسات العلوم الإنسانية، مجلد ٧، عدد ١، ص ٩٧ - ١٣٢.
- سلامة، حسن بن رمضان، (١٩٨٢م)، **الخصائص الشكلية وولادتها الجيومورفولوجية**، سلسلة بحوث جغرافية، العدد ٤٣، إصدارات الجمعية الجغرافية الكويتية، قسم الجغرافيا، جامعة الكويت.
- الشريف، عبد الرحمن بن صادق، (١٩٨٢م)، **جغرافية المملكة العربية السعودية**، الجزء الأول ، الطبعة الثانية، دار المريخ ، الرياض.
- الصالح، محمد بن عبد الله، (١٩٩٩م)، استخدام صور الماسح الموضوعي المحسنة والخرائط الطوبوغرافية للتحليل المورفومترى لوادي عنان و وادي مزيرعة بوسط المملكة العربية السعودية
- كليو، عبد الحميد بن أحمد، (١٩٨٨م)، أودية حافة جال الزور بالكويت : **تحليل جيومورفولوجي**، الطبعة الأولى ، السلسلة العلمية لوحدة البحث والترجمة ، قسم الجغرافيا ، الجمعية الجغرافية الكويتية ، جامعة الكويت.
- مرزا، معراج بن نواب، (١٩٩٤م)، **جغرافية المياه في مكة المكرمة** : مصادر واستخدام، رسالة دكتوراة ، قسم الجغرافيا ، كلية الآداب ، جامعة الخرطوم، السودان ، ٣٩٠ صفحة ، ٦٥ شكل ، ٤٨ جدول.
- مصطفى، أحمد بن أحمد، (١٩٨٢م)، **حوض وادي حنيفة بالملكة العربية السعودية**، دراسة جيومورفولوجية رسالة دكتوراه غير منشورة، جامعة الإسكندرية.

### **ثانياً: الوثائق الفراتية**

- خريطة جبل وعل ١/٥٠٠٠ ، لوحة ١ NE 38- SW1-b ، الطبعة الأولى، وزارة الشؤون البلدية والقروية، وكالة تخطيط المدن، ١٩٧٨.
- خريطة جبل حارث ١/٥٠٠٠ ، لوحة ٢ NE 38- SW1-b ، الطبعة الأولى، وزارة الشؤون البلدية والقروية، وكالة تخطيط المدن، ١٩٧٨.
- خريطة القطيحة ١/٥٠٠٠ ، لوحة ٣ NE 38- SW1-b ، الطبعة الأولى، وزارة الشؤون البلدية والقروية، وكالة تخطيط المدن، ١٩٧٨.
- خريطة الريث ١/٥٠٠٠ ، لوحة ٤ NE 38- SW1-b ، الطبعة الأولى، وزارة الشؤون البلدية والقروية، وكالة تخطيط المدن، ١٩٧٨.
- خريطة صبيا الطوبوغرافية ١/٢٥٠٠٠ ، لوحة ٩ NE 38- SW1-b ، وزارة البترول والثروة المعدنية ، ١٩٨١.
- الخريطة الجيولوجية لشبه الجزيرة العربية ١/٢٠٠٠٠ ، لوحة رقم I-270 A وزارة البترول والثروة المعدنية ، ١٩٦٣.

### **ثالثاً: المراجع غير العربية**

- Cartier, L., Leclerc, A., (1964) Rivière Eaton: Caractéristiques Topographiques Du Bassin Versant, Ministère Des Richesses Naturelles, H.P.5, 32 Pages.
- Chorley, R., and Morley, L.,(1959), A Simplified Approximation for the Hypsometric Integral, *Journal of Geology*, pp 566-571.
- Fauchon, A., (1974), Analyse Morphométrique De La Partie Ouest Du Bassin De La Rivière Des Etchemins (Québec), Mémoire De Recherche (Non Publié), Département De Géographie, Université De Laval, 71 Pages.

- Gregory, K. J., and Walling, D. E., (1973), **Drainage Basin: Form and Processus, A Geomorphology Approach**, Edward Arnold, London.
- Hann, C., and Johnson, H., (1966), Rapid Determination of Hypsometric Curves, **Geol. Soc. Amer. Bull.**, Vol.77. p.p123-126.
- Horton, R. E., (1945), Erosional Development of Streams and Their Drainage Basin : Hydrophysical Approach of Quantitative Morphology, **Geological Society of America Bull**, Vol.56 (3) : 275-370.
- Jaton, J. F., (1980), **Hydrologie De Surface (1<sup>ère</sup> partie): Ecolement De surface Et Débits des Crues.** Ecole Polytechnique, Institut De Génie Rural. Lausanne , 129 Pages.
- Livernoche, C., (1974), **Géomorphologie Du Bassin Versant De La Partie Yamachiche Et Étude Quantitative Du Réseau Hydrographique**, Thèse De Maîtrise (Non Publiée). Département De Géographie, Université De Montréal.
- Miller, V. C., (1953), A Quantitative Geomorphic Study of Drainage Basin Characteristics in the Clinch Mountain Area, Va. And Tenn. **Office Naval Research Project N.R 389-042. Tech. Rept.3**, Columbia University.
- Scheidegger, A. E., (1965), The Algebra of Stream-order Numbers, **U.S Geol., Survey** , Prof.paper, 525 B., B 187-9.
- Schumm, S. A., (1956), The Evolution of Drainage Systems and Slopes in Bad-lands at Perth Amboy, New Jersey, **Geol. Soc.Amer.Bull.**, Vol. 67, pp 597-646.

- Shreve, R. L, (1966) , Statistical Law of Stream Numbers, **Journal of Geology**, 74. 17-37.
- Strahler, A. N., (1952), Hypsometric (area-altitude) Analysis of Erosional Topography, **Geol. Soc. Americ. Bull.**, Vol.63., pp 1117-1142.
- Strahler, A. N., (1958), Dimesional Analysis Applied to Fluvially Eroded Landforms, **Geol. Soc. Americ. Bull.** Vol.69, pp 279-300.
- Wheeler, D. A., (1979), **Studies of River Longitudinal Profiles From Contoured Maps Area**, Vol. II, No.4, pp 321-326.



### أسعار الإعلانات

ربع صفحة ٢٥٠ ريال سعودي

نصف صفحة يبلغ ٥٠٠ ريال سعودي

صفحة كاملة يبلغ ١٠٠٠ ريال سعودي

## آخر إصدارات سلسلة بحوث جغرافية

- ٢٠- احتمالات هطول الأمطار، درجة الاعتماد عليها في المملكة العربية السعودية.
- ٢١- عن منهج مرحد في الجغرافيا التطبيقية - أثوذج متصر .
- ٢٢- الأشعة الشمسية المقمرة على سطح الأرض في المملكة العربية السعودية .
- ٢٣- العواصف الرملية والباردة وأثرها في ترب الحقول الزراعية في واحة الأحساء بالملكة العربية السعودية .
- ٢٤- أنماط توزيع الأراضي في المنطقة المركبة لمدينة الرياض .
- ٢٥- الخصائص الميدرو-كربالية ودرجة التحاليل الكارستي في نوع عين النسجة : سوريا .
- ٢٦- تقدير طريقة الري بالرش المخوري : دراسة حالة في الجغرافيا الزراعية لنقطة وادي الموارس .
- ٢٧- خصائص قرية الكبيان الرملية وعوامل ملامحتها للزراعة الجافة في واحة الأحساء بالملكة العربية السعودية .
- ٢٨- جغرافية الصحراء الخارجية للسلطة العربية السعودية .
- ٢٩- أهمية الأطلس المدرسي في تدريس مادة الجغرافيا في مراحل التعليم العام .
- ٣٠- العلاقات المكانية والزمنية للأسواق الأسبوعية وخصائصها الجغرافية في واحة الأحساء بالملكة العربية السعودية .
- ٣٢- المسح الميداني الإلكتروني باستخدام تقنية تحديد المواقع ونظام الربط الأرضي الخطي - G.P.S-GEOLINK .
- ٣٣- تقدير الرفع الإيكولوجي الزراعي في منطقة وادي الماء بالملكة العربية السعودية .
- ٣٤- التحليل الإحصائي للمعدل المغيرات لخصائص أحجام حبيبات الكبان الرملية المفلترة ببنود التورات: دراسة حالة في عاصمةoland .
- ٣٥- الأساليب المدرورية في منطقة حجاز : دراسة غليظة عن التنظيم المكان والتغير الاقتصادي .
- ٣٦- آثر استخدام المياه الملوحة على التربية وإنتاج بعض المحاصيل الزراعية بمنطقة تبرك
- ٣٧- التربيع المكانى للسكان والتنمية في المملكة العربية السعودية في ١٤٣٤-١٣٩٤هـ .
- ٣٨- الأردوة الناتجة إلى منطقة الحرم بالمدينة المنورة
- ٣٩- مواقع المدارس وسائل رفع مستوى سلامة التلامذة المدرورية في مدينة الرياض
- ٤٠- تردد الرياح السالبة وتأثيرها في المملكة العربية السعودية
- ٤١- التربى العاملة في المملكة العربية السعودية : أبعادها التربوية والاقتصادية والاجتماعية
- ٤٢- خصائص السباح مختلفة عمر وأهميتها للتخطيط والاستثمار السياحي
- ٤٣- تطور إنماط المملكة العربية السعودية نصف قرن في دعم التنمية والتخطيط .
- ٤٤- تغيرات المؤشرة الصالحة وعلاقتها بالأمطار والريان السطحي بالخوض الميدريغرافي لوادي الكبير الرمال(الثالث) .
- ٤٥- ثمنية التحليل المدروفترى لشعب نساج
- ٤٦- مورفولوجية كرسيات هضبة نجد : دراسة تطبيقية على حال الرطابة .
- ٤٧- الانصال المتاخر السطحي بين المملكة العربية السعودية ونصف الكرة الشمالي .
- ٤٨- دور خطوط التنمية في معالجة قضية الترازي الإقليمي في المملكة العربية السعودية: دراسة تقييمية لتجربة التنمية الإقليمية ما بين عامي ١٤١٥-١٤١٥هـ .
- ٤٩- تطور التربيع المدروفي لرض الشل وانتشاره في العالم .
- ٥٠- العلاقة بين كربات الأمطار وارتفاع الماء الملوى في حوض وادي عيرة بالملكة العربية السعودية .
- ٥١- الصناعات الصغيرة في المملكة العربية السعودية .
- ٥٢- أوجه التباين والاختلاف وآفاق التكامل الفنى والمنهجى بين المساحة التصورية والاستئثار بعد .

### Price Listing Per Copy :

Individuals : 10 S.R.

Institutions : 15 S.R.

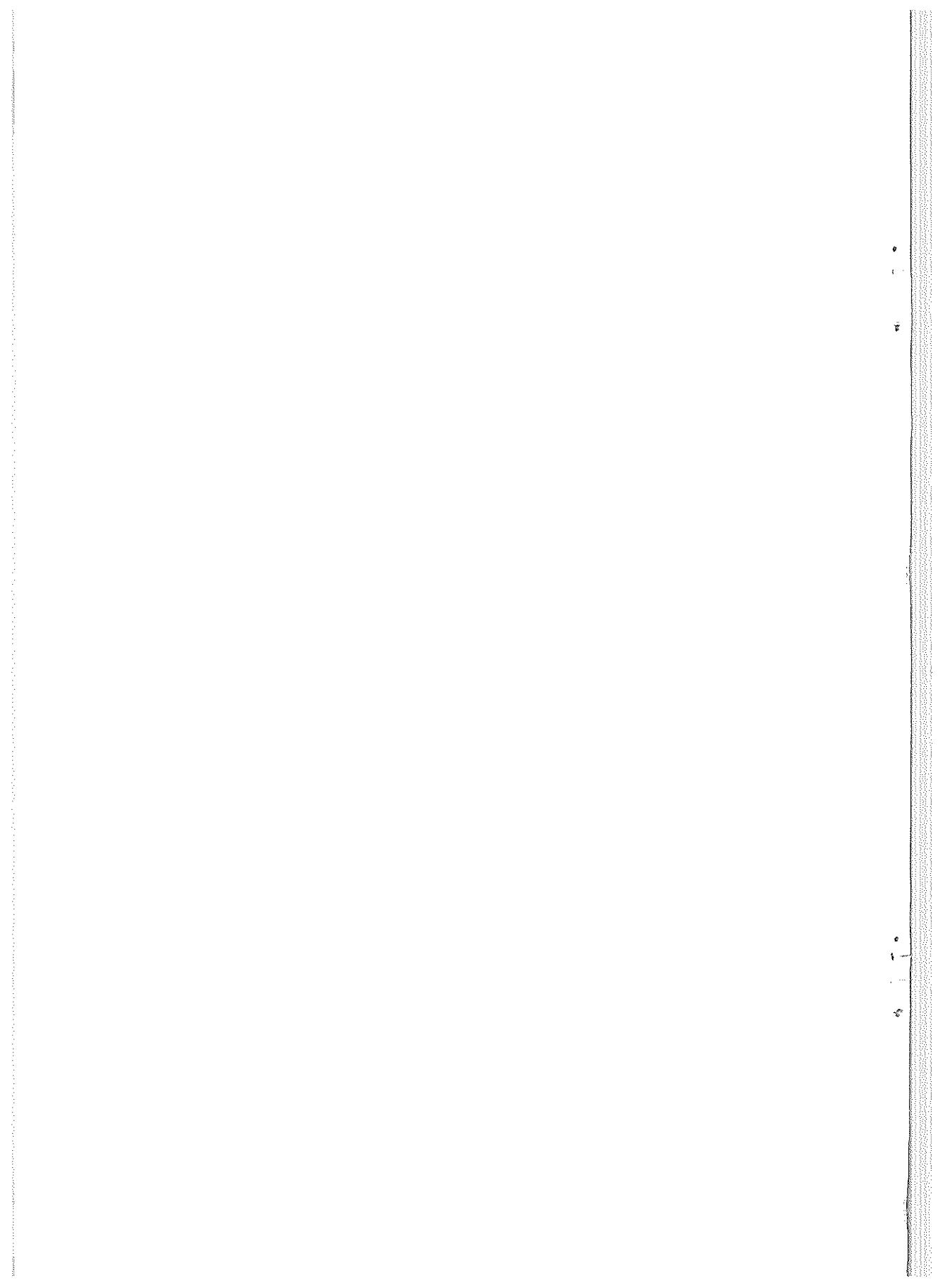
Handing & Mailing Charges are added on the above listing

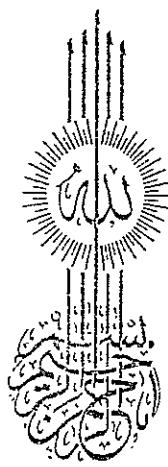
### نضر البيوع :

سر النسخة الواحدة للأعضاء : ١٠ ريالات سعودية .

سر النسخة الواحدة للمؤسسات : ١٥ ريالاً سعودياً .

تصاف إلى هذه الأسعار أجرة البريد .





ISSN 1018-1423

●Administrative Board of the Saudi Geographical Society ●

Abdulaziz A. Al-Shaikh	Prof.	Chairman.
Mohammed S. Makki	Prof.	Vice-Chairman.
Badr A. Al-Faqir	Ass. Prof.	Secretary General.
Abdulah H. Al-Solai	Ass. Prof.	Treasurer.
Abdullah S. Al-Roqaybah	Ass. Prof.	Member.
Ibrahim S. Al-Dosari	Ass. Prof.	Member.
Ibrahim M.A. Al-Faqqy	Ass. Prof.	Member.
Mohammed M. Al-Qahtani	Ass. Prof.	Member.
Khadran K. Al-Thobeti	Ass. Prof.	Member.

# **RESEARCH PAPER IN GEOGRAPHY**

**OCCASIONAL REFEREED PAPERS PUBLISHED BY SAUDI GEOGRAPHICAL SOCIETY**

**53**

## **Morphometric Characteristics Of Arkan & Yakhref Drainge Basins In Saudi Arabia: Comparative Applied Approach**

**Dr. Mohammed F. Bourouba**

King Saud University - Riyadh  
Kingdom of Saudi Arabia  
1423A.H. - 2002 A.D.