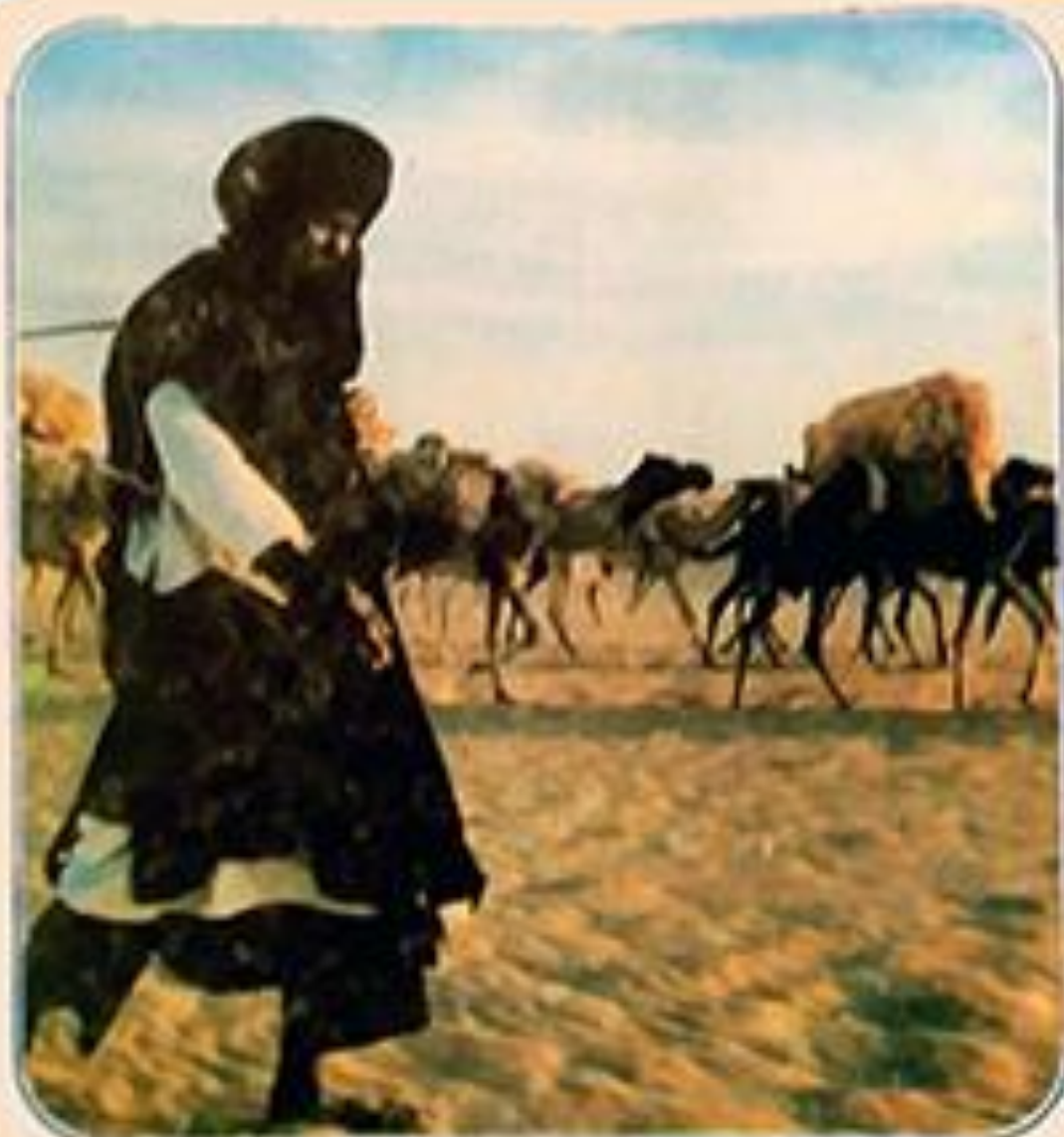


مجلة

الجمعية الجغرافية الليبية



العدد الأول السنة الأولى 1425 (1996)



مجلة

الجمعية الجغرافية الفلسطينية

تصدر سنوياً عن الجمعية الجغرافية الليبية



الجمهورية العربية الليبية الشعبية الاشتراكية المعظمى

بنغازى

مجلة الجمعية الجغرافية الليبية

هيئة التحرير:

رئيسا	د. الهادي بولقمة
عضوا	د. محمد الأعور
عضوا	د. عبد الحميد بن خيال
عضوا	عواطف الأميس
عضوا	سعد الزليتن

اللجنة الاستشارية:

د. منصور الكيخيا
د. ابو القاسم العزابي
د. عبدالله عومر
د. سعد القزيري

العنوان: قسم الجغرافيا - جامعة قاريونس

ص.ب 18244 بنغازي

المحتويات

1	الافتتاحية
3	فون تونن والتوسع الحضري
	ترجمة: د. عوض الحداد.
37	غات: قراءة في أوراق الرحالة جيمس ريتشاردسن
	د. الهادي بولقمة
53	براك وادي الشاطئ: تحليل القاعدة الاقتصادية (1981)
	د. منصور البابور
	ارسابات الضفاف المحدبة للثنيات، ودورها في بناء السهل الفيضي
68	للأودية شبه الجافة
	د. فتحي الهرام
87	التصحّر يهدد مستقبل الدول النامية
	د. امحمد مقيلى
116	التعليم الاساسى فى ليبيا: دراسة فى الجغرافيا التطبيقية
	سعد محمد الزليتنى
133	الاتجاهات الفلسفية والمنهجية فى الجغرافيا
	د. عبدالحميد بن خيال
162	السياحة والبيئة
	زينب المكى أبوزيد

**تم تمويل فاتم أعداد مجلة الجمعية الجغرافية الليبية من
ميزانية جامعة قاريونس، التي لا يسع أمانة تحريرها سوى
تقديم وافر الشكر والعرفان وفاء لها على هذه اللفتة
الكريمة**

رئيس التحرير

بسم الله الرحمن الرحيم
الافتتاحية

عزيزى القارئ

شكرا لا نهاية له لعون العلى القدير، الذى أتاح الظرف الملائم والمناسبة السعيدة اللتين أمكن من خلالهما فك العقال الذى حال دون إنطلاق الجمعية الجغرافية الليبية وأبقى عليها مجرد رهينة دون حراك مدة عقد ونصف، كان بالإمكان خلالها تحقيق العديد من اللقاءات لذوى الاختصاص، وما أكثرهم، فى مختلف اطراف بلادنا الحبيبة، وما ينجم عن ذلك من إثراء للدراسات الجغرافية التى لازلنا فى أمس الحاجة للقيام بها وتعميم نشرها خدمة لابنائنا الطلبة، ولكل من يهمهم الاطلاع وجنى أكبر رصيد من المعلومات التى لا تزال ترنو إلى من يكشف دثارها.

فقد حقق الملتقى الجغرافى الأول بمدينة الزاوية عام 1993، صدور نتائج أعماله فى جزئين تحت عنوان: العلوم الجغرافية وحماية البيئة، وحقق اللقاء الثانى بمدينة بنغازى فى العام المنصرم، ضمن أحد توصياته صدور هذا العدد من مجلة الجمعية التى حين يكتمل شد الأزر، ويصبح الإحساس بالاسهام فيما تقوم به جزءا من مهام حاملى لواء هذا الفرع من التخصص العلمى، الذين تعترّ المجلة بوجودهم وبمساهماتهم الهادفة التى عليهم مضاعفتها كما ونوعا للشعور بأنها لازالت أقل مما يتحتم عليهم القيام به خدمة للصالح العام.

الأخوة القراء

نستسمحك عذراً أية هفوات قد تلفت انتباهكم فى الوقت الذى نشكر فيه من تفضل بالمساهمة فى توفير المادة العلمية لنواة هذه المجلة المتطلعة لغد أفضل، علما بأننا على استعداد تام لنشر كل ما هو مطابق للشروط كما يشرفنا تلقى اقتراحاتكم فيما يتعلق بالرفع من شأن هذه

الدورية التي يسعدها التنويه بجهد الأخوة في المركز العربي للحاسب الآلى، وكذلك الأخت أميمة عبدالعزيز الصراط، للجهد الذى قدموه فى وصول هذا العدد إليكم، مع التأكيد للجميع بأن الدفع والرفع من شأن هذه الدورية لن يكتب له استمرار التواصل إلا بمعاضدتكم لها.

والله ولى التوفيق

د. الهادى بولقمة

رئيس التحرير

إرسابات الضفاف المحدبة للثنيات، ودورها في بناء السهل الفيضي للأودية

شبه الجافة

دراسة تطبيقية على وادي المهبول بالجبل الأخضر

د. / فتحي أحمد الهرام *

تتشكل السهول الفيضية للأنهار الدائمة الجريان بتأثير عاملين، أولهما البناء الأفقي للسهول الفيضية Lateral Accretion عن طريق عملية الترسيب على الضفاف المحدبة للثنيات النهرية، مكونة حازرا رسوبيا Point Bar مثلث الشكل عند كل ثنية تترسب على قاعدة المواد الخشنة. أما ثانيهما فيتمثل في إنغمار الضفاف بالحمولة النهرية خلال فترة الفيضان، حيث تسهم الإرسابات الفيضية الدقيقة في بناء السهل الفيضي رأسيا Vertical Accretion بإضافة رقائق جديدة من الرواسب مع كل فيضان.

الأعمال السابقة وهدف الدراسة

حاول العديد من الباحثين تحديد مساهمة، كل من العاملين السابقين في بناء السهول الفيضية ونموها ودراسة خصائصها، فقد تعرف فنمان (Fenneman, 1906) على الخصائص المميزة لإرسابات الحواجز ولاحظ أنها تتألف من الرمل والحصى والجلاليد. كما قام بقياس زاوية ميل طبقاتها صوب قاع المجرى، أما المواد المترسبة خلال الفيضان فأوضح أنها تتكون من الطين والغرين وتتميز بإستواء طبقاتها.

ودرس "فيسك" (Fisk, 1947) تأثير الإرسابات الفيضية الدقيقة الحجم في بناء حواجز نهر المسيسيبي، ومدى مساهمتها في بناء سهله الفيضي أفقيا، كما حاول تتبع مصادر هذه الرواسب، ودراسة اتجاه حركتها على قاع المجرى قبل إرسابها.

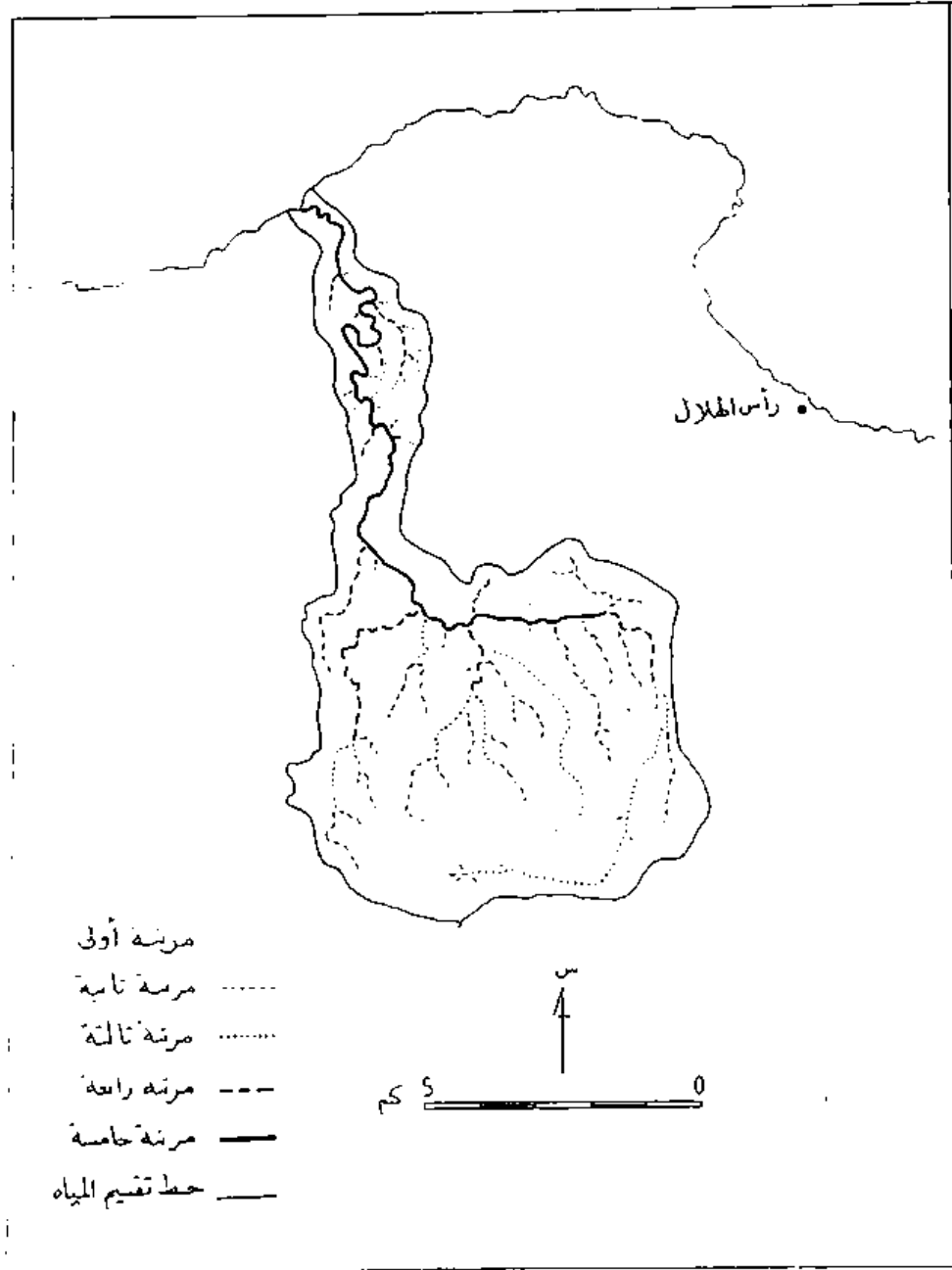
* استاذ مشارك بقسم الجغرافيا جامعة قاريونس - بنغازي

أما "ليبولد وولمان" (Leopold and Wolman, 1957) فقد أكدوا على أن إرسابات الحواجز قد شاركت في بناء السهل الفيضي لنهر ميرلاند Maryland بولاية كارولينا الشمالية بنسبة تتراوح بين 70، 80٪، في حين برهن "لاتمان" (Lattman, 1960) عند دراسته لمكونات السهل الفيضي لأحد المجارى المائية بولاية بنسلفانيا على أن هذه النسبة لا تتجاوز 75٪. ولكن لم تتطرق أية دراسة من قبل لتحديد مدى مساهمة إرسابات الحواجز في تشكيل السهل الفيضي للأودية شبه الجافة، ويهدف هذا البحث إلى تحديد النسبة المئوية لهذه المساهمة، عن طريق دراسة الخصائص الطبيعية للإرسابات الفيضية عند إحدى التثنيات الرئيسية لوادي المهبول بالجبل الأخضر.

منطقة البحث

يقع حوض وادي المهبول في الشمال الشرقي من ليبيا، بين خطي طول ($22^{\circ}15'$) ($22^{\circ}05'$) شرقا وبين دائرتي عرض ($32^{\circ},48'$)، ($32^{\circ},56'$) شمالا، ويقطع الحافة الشمالية للجبل الأخضر في المنطقة الواقعة ما بين قريتي سوسة ورأس الهلال، شكل (1). وتبلغ مساحة حوض وادي المهبول 47.5 كيلومترا مربعا، ويأخذ مجراه الرئيسي في المنطقة المرتفعة من الحوض اتجاهها عاما هو شرق غرب، وفي المنطقة التي يقطع فيها الحافة الرئيسية للجبل الأخضر، يعدل الحوض اتجاهه إلى الشمال جنوب حيث يظهر على هيئة ممر ضيق ذي جوانب شديدة الانحدار، وما يلبث أن يتخذ إتجاها آخر بالقرب من مصبه - ألا وهو شمال غرب، جنوب شرق، بحيث يصبح أكثر إتساعا وأقل عمقا. ويوضح جدول (1) أهم الخواص المورفومترية لحوض وادي المهبول مستخدما نظام Strahler لتعريف الأودية، شكل رقم (2).

الشكل ١٢ المراتب النهرية لحوض وادي المهجول



جدول (1)

الخواص الجيومورفومترية لحوض وادي المهبول

المرتبة	العدد	نسبة التشعب	مجموع أطوال لكل مرتبة "كم"	الطول الكلي للمجاري في جميع المراتب "كم"	مساحة الحوض كم ²	كثافة التصريف
1	366	5.0	90.20	177.70	47.5	3.7
2	74	5.0	36.65			
3	15	3.8	26.35			
4	4	4.0	8.50			
5	1	-	16.00			

جيولوجية المنطقة

تؤلف جيولوجية منطقة الدراسة جزءا من جيولوجية الجبل الأخضر الذي تتألف صخورها من تكوينات بحرية ترسبت عند الحافة الجنوبية لبحيرة تيشي القديمة على هيئة دورات تفصل بينها أحيانا أسطح عدم توافق، وتتراوح أعمار التكوينات الصخرية بالمنطقة بين الزمنين الثالث والرابع، وتتكون أساسا من الحجر الجيري الذي يشكل حوالي 90% بالإضافة إلى المارل والدولومايت.

(أ) النتائج الطبقي

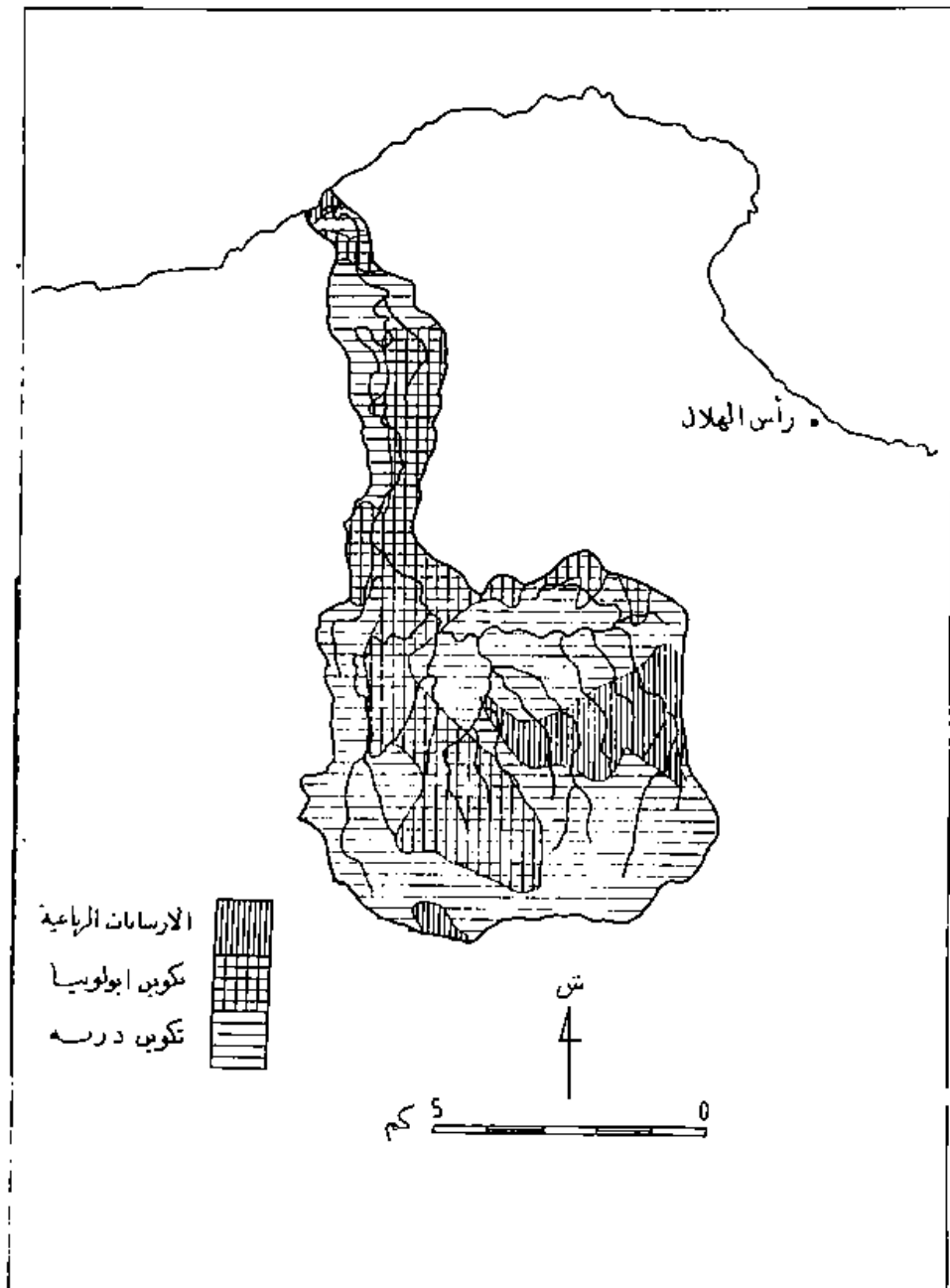
تغطي منطقة الدراسة مجموعة من التكوينات الجيولوجية التي تتراوح أعمارها ما بين الأيوسين الأسفل والأوليغوسين الأعلى، وتتمثل في تكوين أبولونيا (الأيوسين الأسفل إلى الأوسط)، وتكوين درنه (الأيوسين الأوسط والأعلى)، شكل رقم (3).

1- تكوين أبولونيا (الأيوسين الأسفل - الأوسط)

يعتبر بيترز (Pieters, 1968) أول من أطلق مصطلح "تكوين أبولونيا" وحدد موضعه النموذجي إلى جنوب قرية سوسة، ويتراوح سمك هذا التكوين ما بين 300-450 مترا وتزداد المساحة التي يشغلها كلما اتجهنا غربا، ويتألف من طبقات متوسطة السمك من الحجر الجيري دقيق الحبيبات تتخللها العديد من العقد الصوانية.

وتدرجيا يتطابق الحد الأعلى لهذا التكوين بشكل انتقالي مع تكون درنه، أما الحد الأسفل فيكون سطح عدم توافق مع تكوين الاثرون.

شكل 3 التكوينات الصخرية لحوض وادي المهجول



وتحتوى قاعدة تكوين ابولونيا على فورامنيفيرا بلاثكتونية فى حين يحتوى أغلب الجزء العلوى على النمولايت والفورامنيفيرا الأخرى، وتدل ليثولوجية هذا التكوين وتجمع الأحياء القديمة، على بيئة بحرية عميقة الى شاطئية عميقة.

2- تكوين درنه (الأيوسين الأوسط - الأعلى)

اطلق بوروليت (Burollet, 1960) مصطلح تكوين درنه وحدد موضعه النموذجى على طول الحافة الشاطئية بالقرب من مدينة درنه، ويتراوح سمك هذا التكوين ما بين 150، 270 مترا، ويتألف من طبقات متوسطة الى سميكة من الحجر الجيرى متوسط الحبيبات الى حجر جيرى نيموليتى.

وينهى تكوين درنه دورة الارساب الايوسينية ويغضى تدريجيا بتكوين البيضاء الأولجيسينى، ويتميز هذا التكوين بكثرة الحفريات المتمثلة فى الفورامنيفيرا والنيموليت الذى يعتبر أحيانا المقوم الأساسى السائد فى الصخر.

3- إرسابات الحقب الرباعى

تغضى الإرسابات الرباعية أجزاء عديدة من حوض وادى المهبول وتعتبر الإرسابات الفيضية (Alluvial Deposit) أكثر هذه الرواسب انتشارا، وتتشكل فى الغالب من الحصى الخشن مع تداخل الغرين الأحمر والطين والطمى. كما تظهر إرسابات تحرك المواد (Colluvial Deposit) على جوانب المنحدرات، وتتألف من قطع مختلفة الأحجام وحادة الزوايا من الصخور المحلية. وتظهر الرواسب الشاطئية ورواسب الكلكرانيت التى تتكون بشكل رئيسى من أجزاء صدفية بالقرب من الساحل.

الجيولوجية التركيبية:

تأثرت منطقة الدراسة بعمليات الرفع الرئيسية البطيئة التى تعرض لها الجبل الأخضر منذ بداية العصر الطباشيرى العلوى، ونتجت عن مراحل الرفع هذه العديد من المظاهر التركيبية، يمكن تليخص أهمها فيما يلى:

1- الفواصل

تعتبر الفواصل من أهم الظواهر التركيبية السائدة في منطقة الدراسة، وتنتشر في معظم التكوينات الجيولوجية التي تغطي حوض وادي المهبول، وتختلف كثافتها من تكوين لآخر، فبينما تظهر أكثر وضوحاً وانتشاراً في تكوينات العصر الأيوسني، تكون أقل من ذلك في تكوينات الأوليجوسين، ويتضح من ورده الرسم البياني للفواصل بمنطقة الدراسة أن هناك مجموعتين رئيسيتين من الفواصل هما: اتجاه شرق - غرب واتجاه شمال شرق - جنوب غرب ومجموعات أخرى ثانوية تتمثل في اتجاهات شمال غرب - جنوب شرق، وشمال - جنوب، شكل رقم (4).

2- الإنكسارات

تظهر في منطقة الدراسة مجموعة من الإنكسارات العادية البسيطة، ويغلب عليها اتجاه شرق - غرب واتجاه شمال شرق - جنوب غرب ويؤثر بعضها على شبكة المجارى المائية بالحوض وخاصة في المراتب النهرية المرتفعة.

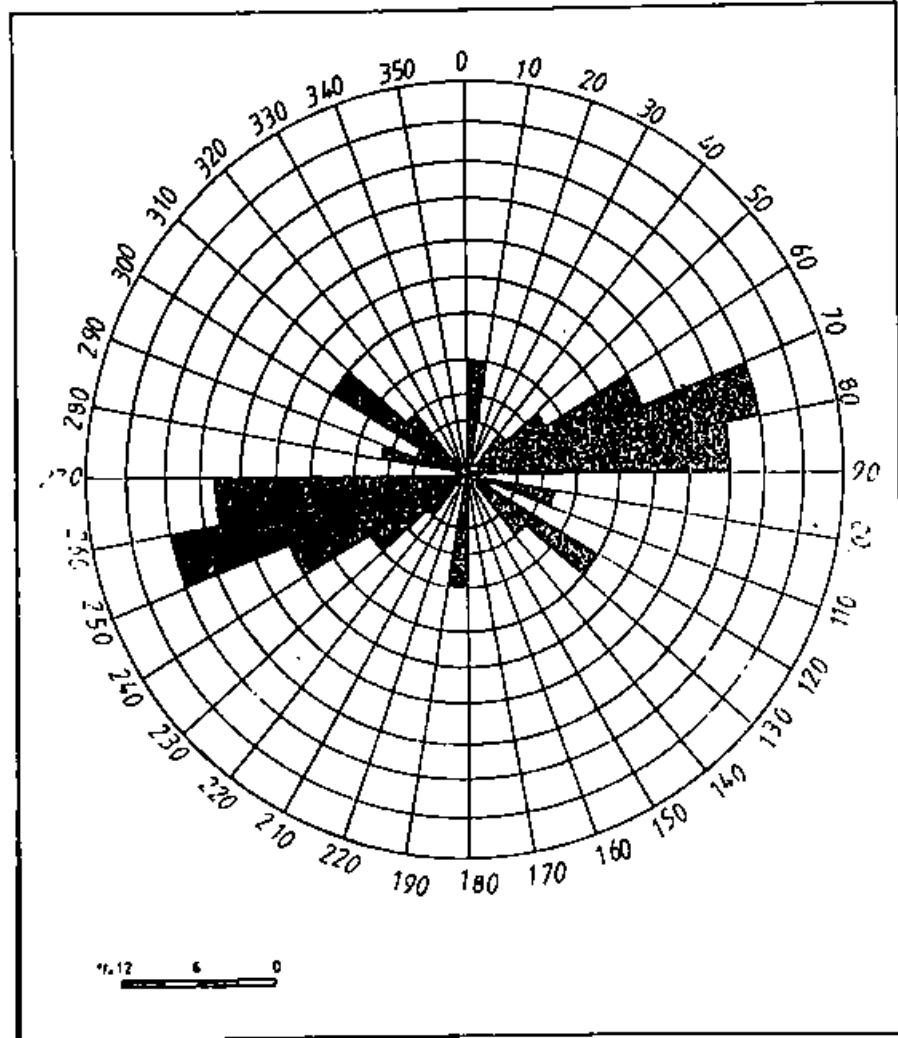
أساليب الدراسة ووسائلها

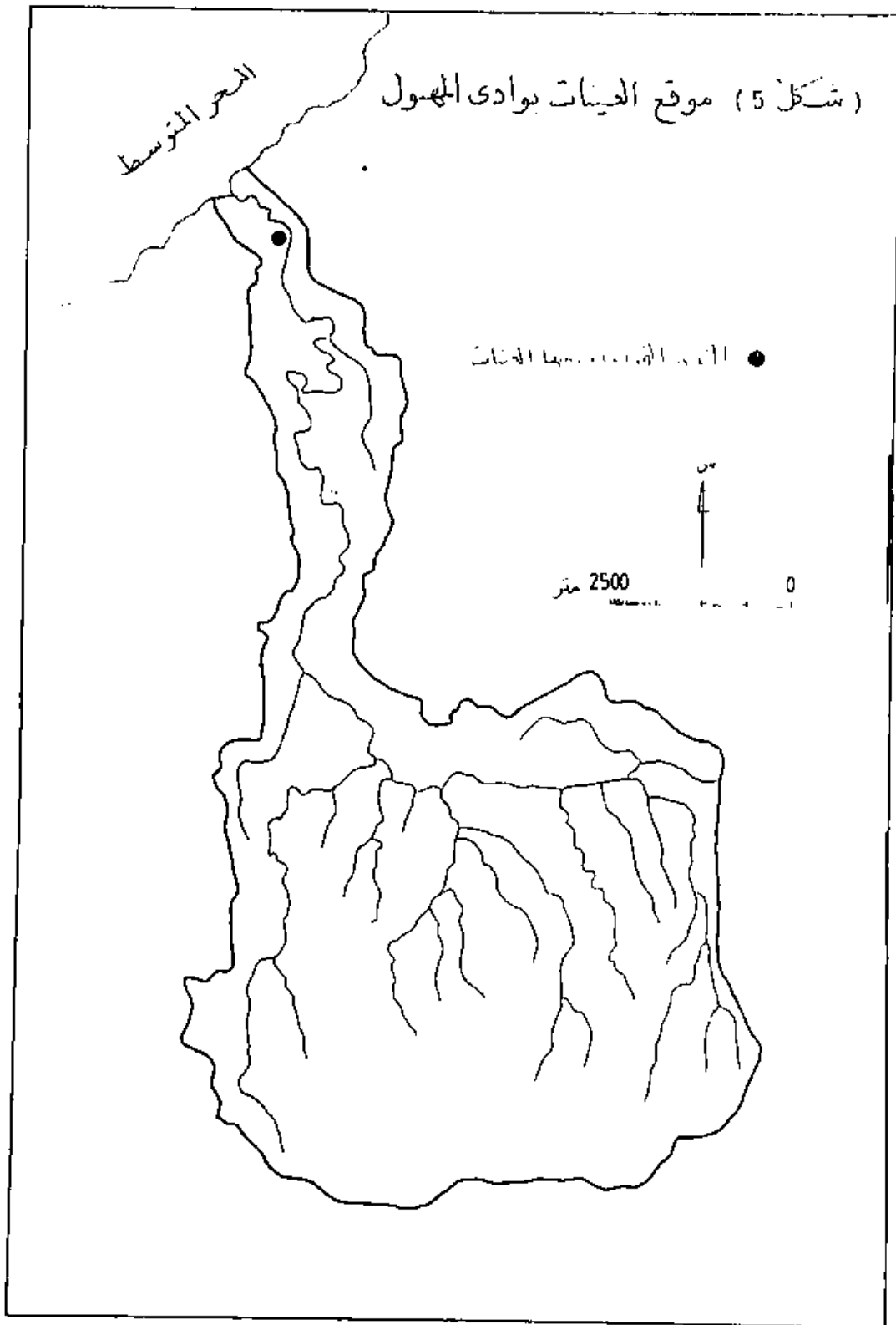
لغرض الوصول إلى معرفة نسب أحجام المكونات الرئيسية للإرسابات الفيضية في الأودية شبه الجافة اعتمدت هذه الدراسة على الوسائل البحثية التالية:

أولاً: الدراسة الحقلية

اشتمل العمل الحقلية على دراسة التكوينات والتراكيب الجيولوجية، والظواهر الجيومورفولوجية السائدة وكذلك قياس وتحليل الأبعاد الجيومورفومترية لحوض وادي المهبول. ويلى ذلك إختيار إحدى التثنيات الرئيسية على إمتداد المجرى الرئيسى (شكل رقم 5) حيث تظهر في جانبها المحدب الإرسابات الفيضية المختلفة (إرسابات الحواجز الحديثة "Point bar الإرساب الأدنى"، السهل الفيضى "Flood Plain الإرساب المتوسط"، ومصطبة فيضية حديثة Fluvial "Terraces الإرساب الأعلى").

شكل ١٤ وردة اتجاهات الفواصل لحوض وادي المهبول.





وعند جمع عينات هذه الدراسة، اتبع نظام موحد في اختبار أماكنها حيث تم تحديد مواقعها على أبعاد متساوية وذلك على امتداد المحاور الطولية للإرسابات السابق ذكرها (أ ب، أ ب، أ ب). وللتأكد من تمثيل العينة للإرسابات الفيضية بالموقع المختار تم حفر موقع العينة بإتساع معقول (1 × 1 متر بعمق 75 سم)، وتم جمع إرسابات كل عينة على مرحلتين بواقع 10 كيلوجرام لكل عينة، إحداها من الجانب الشمالى والأخرى من الجانب الغربى، وذلك بواقع (20 سم² × 75 سم) لكل منهما، شكل (6).

ثانياً: الدراسة المعملية

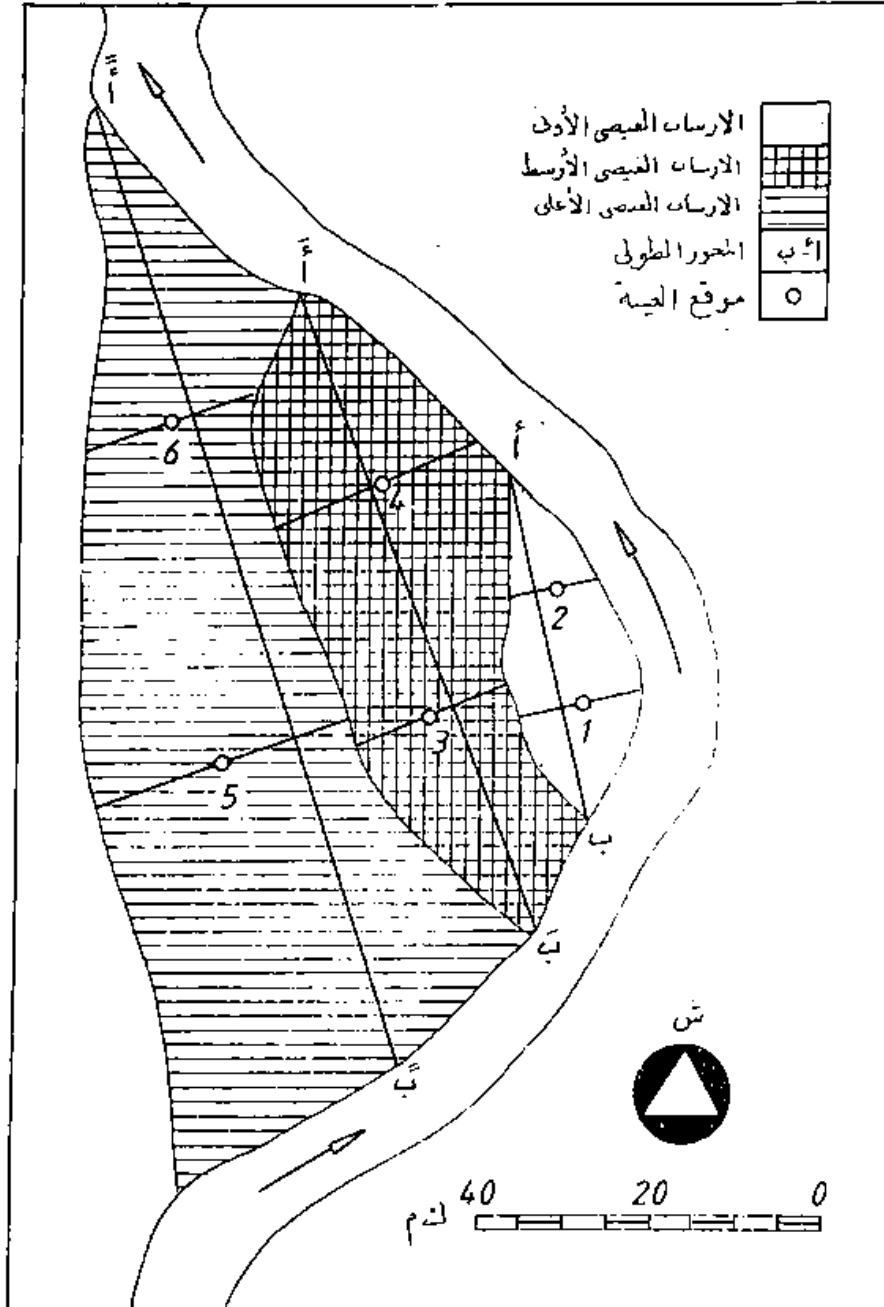
بعد غسل العينات وتجفيفها تمت معاملتها كيميائياً للتخلص من المواد العضوية وبقياء المواد الكيميائية للآحمة. بعد ذلك تم وزن كل عينة على حدة وتم فصل المكونات الارسابية ذات الأحجام الكبيرة (كتل، جلاميد) حيث تم قياسها مباشرة بالمسطرة، أما باقى إرسابات العينة فتم تحليلها ميكانيكياً وذلك بإستخدام مجموعة من المناخل المعدنية متباينة الفتحات والمزودة بجهاز كهربائى هزاز، وفى النهاية تم وزن الإرسابات المتبقية فى كل منحنى وتم حساب النسبة المئوية لكل حجم من الإرسابات المكونة للعينة.

نتائج الدراسة

توضح النتائج النهائية لتحليل أحجام المكونات الأساسية للإرسابات الفيضية المختلفة بمنطقة وادى المهبول جدول (2) ما يلى:

أولاً: يبلغ متوسط نسبة الارسابات الفيضية الدقيقة - أقل من 0.0063 ملليمتر غرين، وصلصال - والنتيجة عن الإرساب المائى الرأسى Vertical Accretion حوالى 16.7%، وتختلف هذه النسبة إختلافاً واضحاً على امتداد المحاور الثلاثة الممتدة للإرسابات الفيضية بمنطقة الدراسة، فنجدها تبلغ حوالى 20.9% فى منطقة الإرساب الأعلى (المصطبة الفيضية)، و17.05% فى منطقة الإرساب المتوسط (السهل الفيضى)، وتنقص هذه النسبة إلى 10.6% فى منطقة الإرساب الأدنى (الحاجز الروسى الحديث) جدول رقم (3). ويمكن تفسير إزدياد نسبة الإرسابات الدقيقة كلما اتجهنا الى مناطق الارساب الاعلى الى تعرض هذه المناطق المرتفعة نسبياً عن

(شكل 6) مواقع العينات المختارة للدراسة



جدول (3)

لوضع نتائج فريش وتحليل أحجام المعونات الأساسية للأوساط القروية بمنطقة وادي الصبويل

رقم الحيطة	موقع الحيطة	وزن* الحيطة	كل أكثر من 256 ملم		جلائد		حصى		رمل		خفاف		مخاميل		نسبة الارسلب الحقيقي	نسبة الارسلب
			الوزن	النسبة	الوزن	النسبة	الوزن	النسبة	الوزن	النسبة	الوزن	النسبة	الوزن	النسبة	الارسلب القرلي	الارسلب
1	الشملي	9.8	2.1	21.4	1.9	19.4	3.1	31.6	1.7	17.4	0.6	6.1	0.4	4.1	90.0	10.0
2	الشملي	9.9	2.3	23.2	1.7	17.1	3.0	30.0	2.0	20.2	0.5	5.1	0.4	4.1	90.8	9.2
3	الشملي	9.8	2.1	21.4	2.4	24.8	3.0	31.0	1.6	16.6	0.6	6.2	0.5	4.9	89.9	11.1
4	الشملي	9.3	1.8	19.4	2.4	24.5	2.3	23.5	1.8	18.5	0.7	7.1	0.5	5.0	87.9	12.1
5	الشملي	9.4	-	-	2.1	22.6	3.7	39.1	2.0	21.3	0.9	9.6	0.7	7.5	81.7	18.3
6	الشملي	9.4	2.2	23.4	1.4	14.9	2.3	24.5	2.0	21.3	0.8	8.5	0.7	7.4	83.0	17.0
7	الشملي	9.4	2.0	21.3	1.6	17.0	2.4	25.5	1.8	19.2	0.9	9.6	0.7	7.4	84.1	15.9
8	الشملي	9.3	1.5	16.0	1.3	14.0	2.6	28.0	2.0	21.5	1.1	11.8	0.8	8.7	79.5	20.5
9	الشملي	9.2	-	-	1.7	18.5	3.1	33.7	2.6	28.4	0.9	9.7	0.9	9.7	80.6	19.4
10	الشملي	9.0	-	-	1.6	17.8	2.9	32.2	2.5	27.8	1.1	12.2	0.9	10.0	77.8	22.2
11	الشملي	9.2	-	-	2.2	24.0	3.0	32.6	2.0	21.7	1.2	13.0	0.8	8.7	78.3	21.7

* وزن الحيطة بعد عملية التجفيف والمعالجة للكمبيوترية الخاص من البقايا الصخرية وطور لا الكمبيوترية للاحيطة.

المجرى الحالى للمياه الى العديد من مراحل الإرساب المائى الرأسى والنتيجة عن تكرار عمليات الفيضانات المستمرة التى يتم اثناءها انغمار هذه الاجزاء بمياه الفيضانات، حيث يتم إرساب جزء كبير من حمولة المياه المنقولة عن طريق التعلق Load Suspension التى عادة ما تكون فى صورة مواد ناعمة ودقيقة كالغرين والصلصال، شكل رقم (7).

جدول رقم (3)

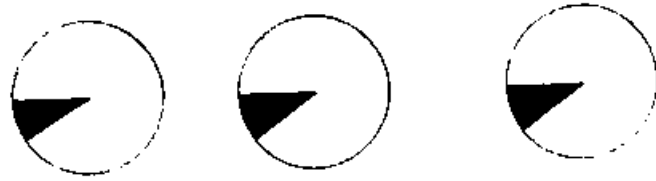
مكونات الإرساب الفيضى بمنطقة وادى المهبول

نوع الإرساب	متوسط نسبة الإرسابات الرأسية	متوسط نسبة الإرسابات الجانبية
الارساب الفيضى الأدنى	10.60%	89.40%
الارساب الفيضى الأوسط	17.05%	82.95%
الارساب الفيضى الأعلى	20.90%	79.10%
المتوسط	16.18	83.82

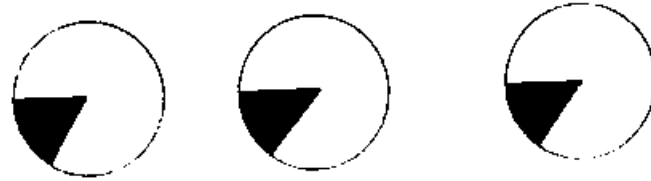
ثانياً: يبلغ متوسط نسبة الارسابات الفيضية الخشنة والنتيجة عن الإرساب المائى الجانبى Lateral Accretion حوالى 83.8%، وتختلف هذه النسبة اختلافاً واضحاً على امتداد المحاور الثلاثة الممثلة للارسابات الفيضية بمنطقة الدراسة، حيث تبلغ نسبتها حوالى 89.4% فى منطقة الإرساب الأدنى وتتناقص هذه النسبة تدريجياً حيث يبلغ متوسطها حوالى 82.95% فى منطقة الإرساب الأوسط و 79.1% فى منطقة الإرساب الأدنى. ويمكن عزو تناقص نسبة الإرسابات الفيضية الخشنة فى مناطق الإرسابات العليا فى مقابل إزدياد نسبة الإرسابات الدقيقة للأسباب السابق ذكرها من جهة وإلى تحديد عمق العينات بمقدار 75 سم مما أدى إلى إزدياد نسبة رواسب قاع الأودية الخشنة فى منطقة الارساب الأدنى وتناقصها تدريجياً كلما اتجهنا صوب مناطق الارساب المرتفعة نسبياً عن قاع المجرى الحالى.

ثالثاً: يتضح من نتائج هذه الدراسة ان الاختلاف بين مكونات الارسابات الفيضية بالأودية شبه الجافة والأخرى دائمة الجريان بالمناطق الرطبة لا يقتصر فقط على ارتفاع نسبة الارسابات الجانبية الخشنة بمنطقة الدراسة، بل يتعدى ذلك إلى اختلاف واضح بين نسب أحجام المكونات الأساسية للارساب الجانبى (جدول رقم (4))، حيث يلاحظ ارتفاع نسبة أحجام الكتل

(شكل 7) نسبة الارسابات الرأسية والجانبية



أ 1 2 ب



3 4 ج



5 6 د



الارسابات الرأسية (البيضاء)

الارسابات الجانبية (الظل)

النسبة المئوية (النسبة المئوية)

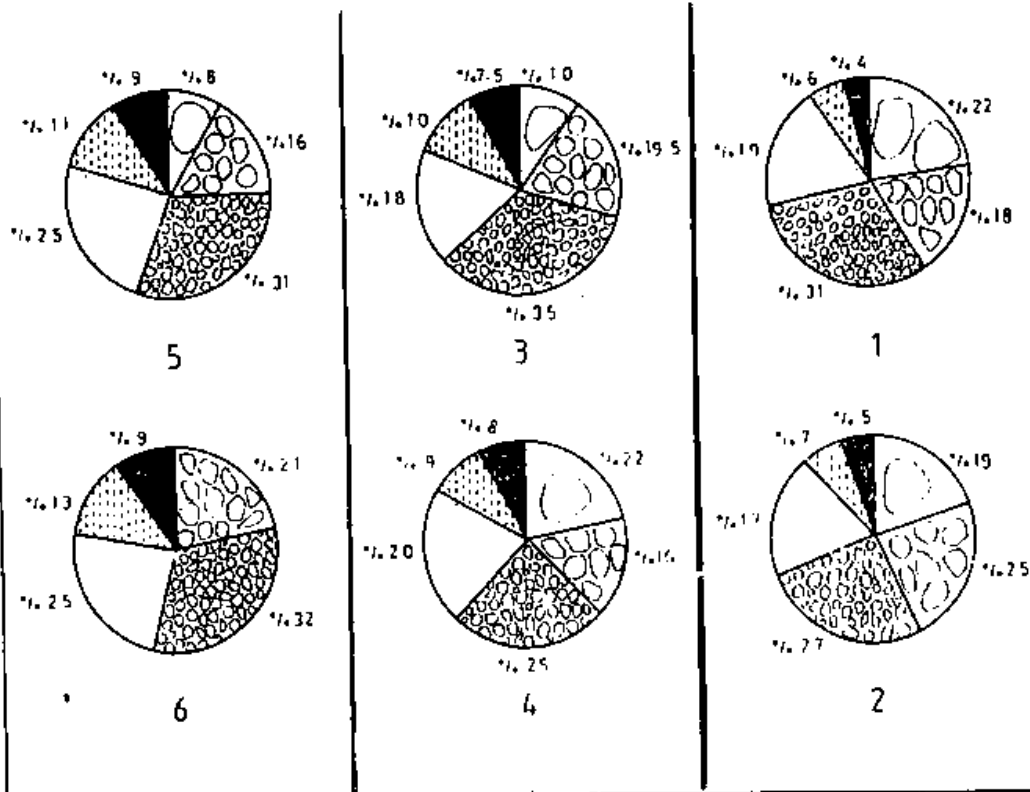
والجلاميد والحصى (53%) مقارنة بنسبة الرمال (21%) فى منطقة الدراسة، شكل رقم (8). ويمكن عزو انخفاض نسبة الرمال بمنطقة الدراسة الى نوعية الصخور الجيرية الدولوميتية والنمولتية السائدة فى حوض وادى المهبول من جهة وقصر طول المجرى الرئيسى من جهة أخرى.

جدول (4)

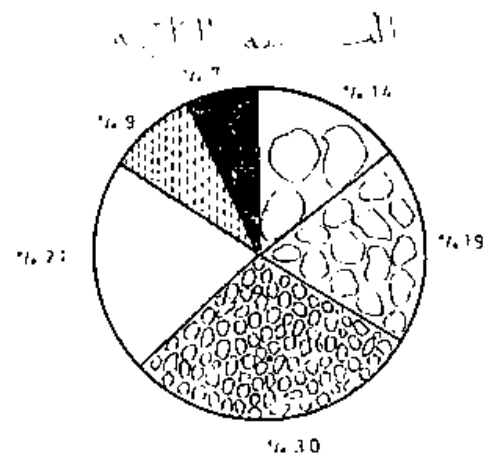
نسبة أحجام المكونات الفيضية

النسبة الكلية	عينة رقم 6	عينة رقم 5	عينة رقم 4	عينة رقم 3	عينة رقم 2	عينة رقم 1	حجم الارسابات
14.00	0.0	8.0	22.3	9.7	18.95	22.30	كتل
19.00	20.9	16.3	16.0	19.4	24.65	18.25	جلاميد
30.00	32.4	30.9	25.0	35.1	27.25	30.95	حصى
21.00	24.8	24.9	20.3	18.2	17.55	18.80	رمل
9.00	12.6	10.8	9.0	10.2	6.65	5.60	غرين
7.00	9.3	9.1	7.4	7.4	4.95	4.10	صلصال

(شكل 8) التوزيع النسبي لأحجام مكونات الارسابات
الفيضية حسب العينات



صلب
عرين
رمل
حصى
جلاميد
كتل



(أ) باللغة العربية

- 1- جودة حسنين جودة وآخرون (1991)، وسائل التحليل الجيومورفولوجي.
- 1- نبيل سيد امبابي ومحمود محمد عاشور (1985)، الكثبان الرملية في شبه جزيرة قطر، الجزء الثاني، جامعة قطر، الدوحة، قطر.

(ب) باللغة الانجليزية

1. Carey, W.C (1969), Formation of floodplain lands. Jour. Hydraulics Div., Proc. Amer. Soc. Civil Engineers, V. 95, pp. 981-944.
2. El Harram F. A. (1979), Stream morphometry in relation to point bar evolution and bank caving. Unpublished Ph.D. Dissertation, University of Pittsburgh Pa. U.S.A.
3. El-Harram F. A. (1981), Floodplains formation in Little Pine Creeks, Paper read at the 77th Annual Meeting of the Association of American Geographers, Los Angeles Ca.
4. Fenneman, N. M. (1906), Floodplain produced without floods, Amer. Geol. Soc. Bull. 38, pp. 89-91.
5. Fisk, H. N. (1947), Fine-grained alluvial deposits and their effects on Mississippi River activity. Vicksburg, Miss., Miss., River Comm. 82 pp.
6. Lattmn, L.H. (1960), Cross-section of floodplain in a moist region of moderate relief, Jour. Sediment, Petrol, V. 30, No. 2, pp. 275-282.
7. Schumm, S. A., and Lichty, R. W. (1963), Channel Widening and floodplain construction along Cimanon River Southeastern Kansas, U.S. Geol. Surv. Prof. paper 352-E, 63 pp.

8. Wolman, M. G. and Leopold, L. B., (1957), River floodplains: Some observation on their formation, U S Geol. Survey Prof Paper 282-(pp.: 87-107).