



العوامل الجيومورفولوجية المؤثرة على استقرارية أكتاف نهر دجلة في محافظة بغداد

م.م زهراء علي كاظم البرزنجي
الجامعة المستنصرية/كلية التربية الأساسية/ قسم الجغرافية
zahraa.ali@uomustansiriyah.edu.iq

المستخلص:

تناول هذا البحث دراسة وتحليل العوامل الطبيعية المؤثرة في استقرارية الأكتاف النهرية لنهر دجلة في محافظة بغداد، فضلاً عن تحليل مدى تأثير العمليات الحثية على تغيير معالم نهر دجلة وذلك بالاستعانة بمعامل ضغط الرياح وقدرة المطر على الحث، فضلاً عن اخذ القياسات الخاصة بالالتواءات النهرية منها معامل التعرج والمدى، اذ اتضح ان هناك تبايناً واضحاً في القيم المستخرجة مما يدل على ان النهر يمر بمراحل جيومورفولوجية فنية فضلاً عن ذلك تم دراسة الخصائص المورفولوجية والمورفومترية للجزر النهرية المنتشرة في المجرى المائي للنهر واتضح ان معظم هذه الجزر تميل الى الشكل المستطيل وابتعادها عن الشكل الدائري.

الكلمات المفتاحية: نهر دجلة، الأكتاف النهرية، الالتواء النهرية، الجزر النهرية.

Geomorphological factors affecting the stability of the banks of the Tigris River in Baghdad

Zahraa Ali Kadhimi Al-Barzanji
Al-Mustansiriya University/College of Basic Education
zahraa.ali@uomustansiriyah.edu.iq

Abstract:

This research dealt with the study and analysis of the natural characteristics affecting the stability of the river shoulders of the Tigris River in Baghdad Governorate, as well as analyzing the extent of the impact of erosional processes on changing the features of the Tigris River, using the wind pressure coefficient and the ability of rain to destroy. In addition to taking measurements of river torsions, including the tortuosity coefficient and range, it became clear that there is a clear discrepancy in the extracted values, which indicates that the river is going through young geomorphological stages. In addition, the morphological and morphometric characteristics of the river islands scattered in the river's watercourse were studied, and it became clear that most of these islands tend to have a rectangular shape and move away from the circular shape.

key words: Tigris river, river shoulders, river twisting, river islands.

المقدمة

أن الأكتاف النهرية شكل من الأشكال الجيومورفولوجية الارسابية التي تشكلها مجاري الانهار، اذ هي عبارة عن تراكم من الرواسب الناعمة الطين والغرين والرمل على ضفة النهر وعلى أعلى مستوى من السهل الفيضي الطبيعي، ان عملية الارساب النهرية لنهر دجلة عملت على بناء وتشكيل هذا الشكل خاصة في وقت الفيضان وكانت اكثر وضوحاً في العقود القديمة، اذ تتغير الخصائص الهيدرولوجية والمورفولوجية للأنهار بالاعتماد على تأثير البيئة الطبيعية التي تحيط بها، فان أي تغيير يحدث للبيئة لابد وان يظهر تأثيره بشكل مباشر او غير مباشر على هذه الأنهار، ويعد نهر دجلة واحد من هذه الأنهار التي تأثر بشكل كبير

بالتغيرات البيئية التي حدثت في المنطقة اذ أصبحت تصاريفه في السنوات الأخيرة منخفضه دون المعدل العام وهي بدورها قد أثرت على تغير خصائصه الهيدرولوجية والمورفومترية(العكام، اسحق صالح،2013) مما قلل من نسبة الرواسب التي تصب بجانب النهر، كما ان للخصائص المناخية دور كبير في عمليات الحث لاسيما الريحي والتعروي بفعل الامطار وعلى تغيير معالم الأشكال الارضية،وتستغل هذا الأكتاف في الزراعة بسبب طبيعة ونسيج التربة وخصوبته، وبناء المستوطنات البشرية، وتستخدم كمحطات لضخ مياه الاساله وقواعد لمحطات سقي المزروعات، خاصة اذا كانت غير معرضة للخطر، اما اذا كانت معرضة للخطر فذلك يحد من استخدامها وفي سنة 2019 اجتازت مياه الفيضانات الكتوف النهرية نحو السهل الفيضي.

1- مشكلة الدراسة:

-هل هناك تأثير للعوامل الطبيعية على استقرار الأكتاف النهرية لنهر دجلة في محافظة بغداد.

2- فرضية الدراسة:

-هناك تأثير للعوامل الطبيعية على استقرار الأكتاف النهرية لنهر دجلة في محافظة بغداد.

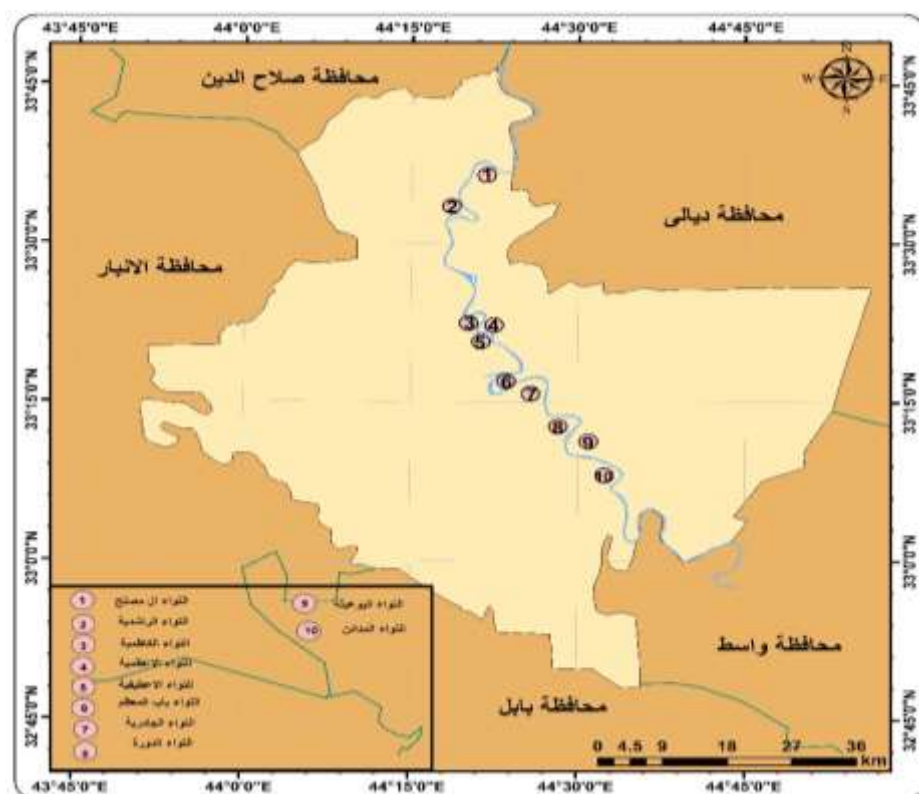
3- اهداف الدراسة:

تهدف الدراسة لتعرف على استقرار أكتاف الأنهار لنهر دجلة في محافظة بغداد، فضلا عن ذلك توضيح اثر العوامل الطبيعية على الأكتاف النهرية لنهر دجلة، كما يركز البحث على دراسة الألتواءات النهرية والجزر النهرية لتحديد خصائصها الجيومورفولوجية ومدى اثرها في تغيير شكل الأكتاف النهرية.

4- موقع منطقة الدراسة:

تقع منطقة الدراسة فلكيا بين دائرتي عرض (45°32 شمالا الى 45°33 شمالا) و بين خطي طول (45°43 الى 48°45 شرقا) و جغرافيا تقع ضمن حدود محافظة بغداد اذ يحدها من الشرق محافظة ديالى و من الجنوب واسط و من الجنوب الغربي محافظة بابل و من الغرب محافظة الانبار في حين من الشمال يحيط بها محافظة صلاح الدين الخريطة(1).

موقع
الدراسة



خريطة(1)
منطقة

المصدر/ وزارة الموارد المائية، الهيئة العامة للمساحة، قسم انتاج الخرائط، 2008.

اولا العوامل الطبيعية المؤثرة على منطقة الدراسة.

1- الخصائص الجيولوجية.

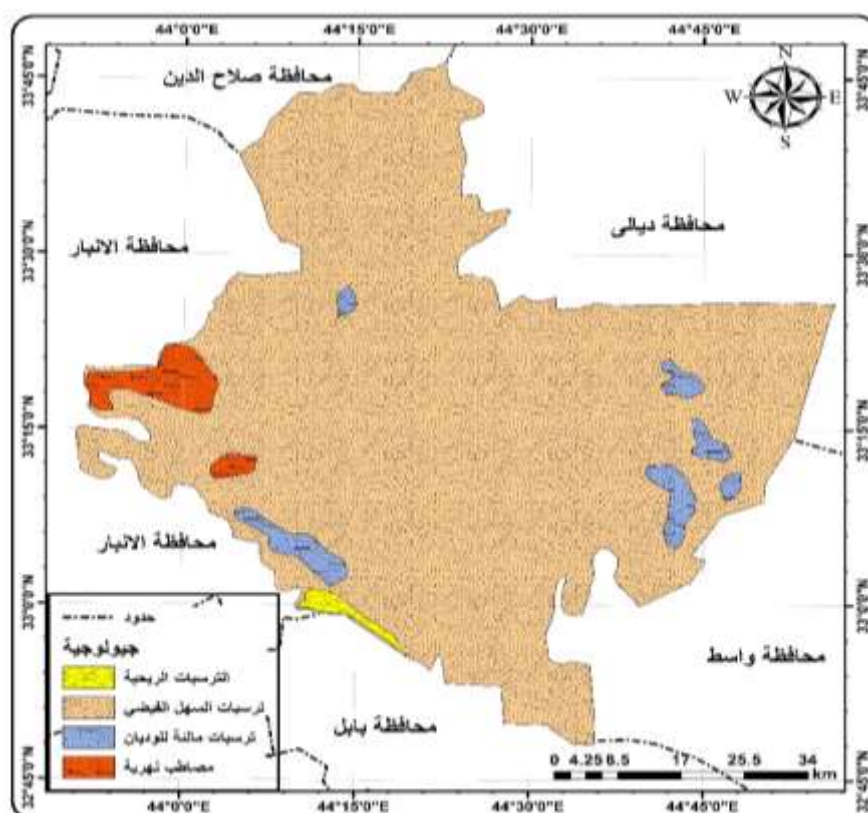
يبين الجدول (1) والخريطة (2) ان منطقة الدراسة تتكون من أربع أصناف من ترسبات الزمن الرباعي للتاريخ الجيولوجي في منطقة الدراسة اذ يتضح ان الترسبات السهل الفيضي تحتل مساحة كبيرة قدرت بمقدار (5098.65 كم) وبنسبة (94.26%) كما ان المصاطب النهرية بلغت مساحتها نحو (124.0 كم) وبنسبة (2.29%) في حين الترسبات الريحية بلغت مساحتها (29.2 كم) وبنسبة (0.54%) وفي الأخير ان الترسبات المائلة للوديان شغلت مساحة (156.7 كم) وبنسبة (2.8%). نستنتج مما ورد أعلاه ان الخصائص الجيولوجية تقع ضمن الترسبات الزمن الرباعي مما يدل ان المنطقة لازالت في طور البناء لاسيما ما يتعلق ببناء مظهرها الخارجي هذا ما يتم تأكيده في بناء اكتاف الأنهار فضلا عن الخصائص المورفولوجية لأكتاف النهرية و الالتواءات و الجزر النهرية في منطقة الدراسة.

جدول (1) مساحة ونسبة الخصائص الجيولوجية في منطقة الدراسة

الاسم	النسبة %	المساحة كم ²
ترسبات السهل الفيضي	94.26	5098.65
مصاطب نهرية	2.29	124.06
الترسبات الريحية	0.54	29.2
ترسبات مائلة للوديان	2.8	156.7

المصدر/ مخرجات برنامج Arc gis10.7.

خريطة (2) جيولوجية منطقة الدراسة



المصدر: Buday. T. Jassim, Saad. Z. The regional geology of Iraq, Vol.2, magnetism and metamorphism, Baghdad, 1982

2- الخصائص التضاريسية.

1-2- الانحدار.

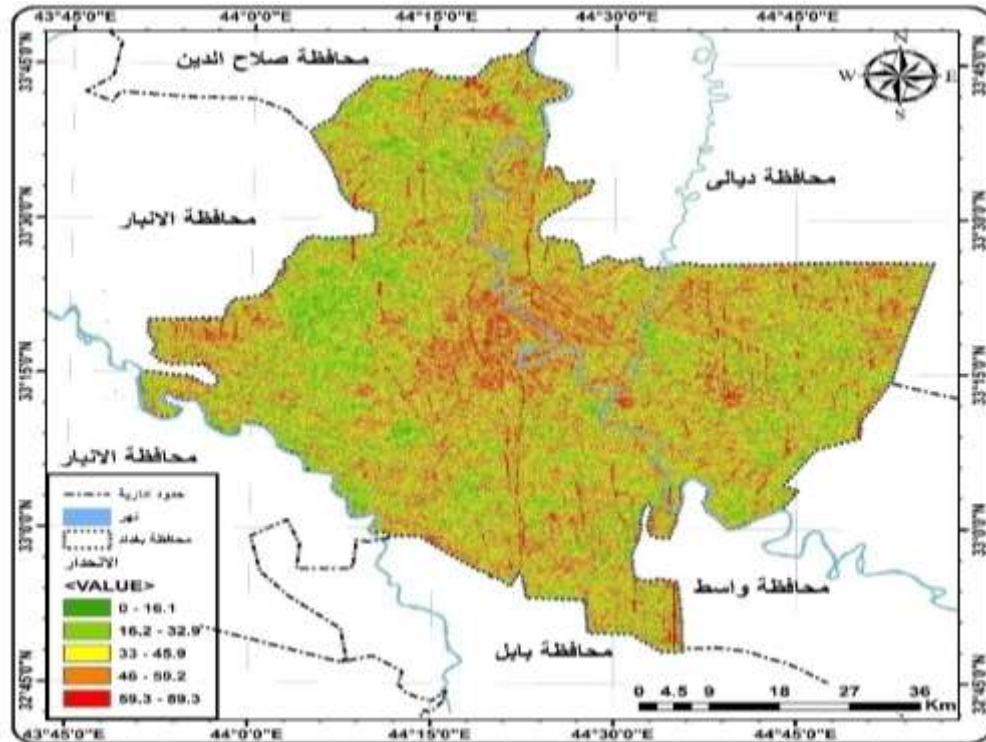
يتضح من خلال الجدول (2) و الخريطة (3) ان معامل الانحدار تم تقسيمه الى خمس مستويات، اذ ان المستوى الأول الذي ينحصر بين درجتى (0-16.1) بلغت مساحته نحو (635.87 كم²) ونسبة (12.47%) في حين المستوى الثانى (16.2-32.9) بلغت مساحته بمقدار (1553.2 كم²) ونسبة (30.46%) والمستوى الثالث (33-45.9) غطى مساحه قدرها (1291.59 كم²) ونسبة (25.33%) كما ان المستوى الرابع (46-59.2) بلغت مساحته نحو (1078.36 كم²) ونسبة (21.15%) في حين المستوى الخامس بلغت مساحته (538.54 كم²) ونسبة (10.56%). تبين النتائج ان المناطق المحيطة بالمجرى النهري تتميز بانحدارها الشديد مما يؤكد ان المنطقة تتميز بارتفاع الاكتاف النهريه التي لازالت في طور البناء في حين ان المناطق البعيدة عن المجرى النهري تتميز بأنخفاض درجة انحدارها لاسيما مناطق الاحواض النهريه باستثناء المنطقة الغربية من المحافظة والقريبة من محافظة الانبار الذي تميزت بشدة انحدارها.

جدول (2) مساحة ونسبة الانحدار في منطقة الدراسة

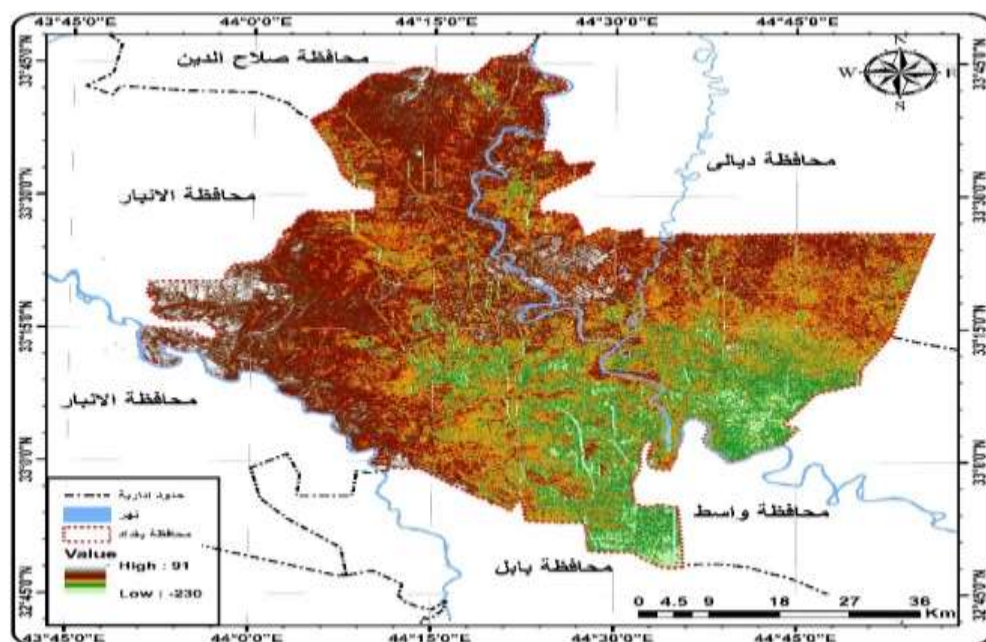
درجة الانحدار	النسبة %	المساحة/كم ²
0 - 16.1	12.47	635.87
16.2 - 32.9	30.46	1553.2
33 - 45.9	25.33	1291.59
46 - 59.2	21.15	1078.36
59.3 - 89.3	10.56	538.54

المصدر/ مخرجات برنامج Arc gis10.7.

خريطة (3) خصائص الانحدار في منطقة الدراسة



خريطة (4) خصائص الارتفاع في منطقة الدراسة



المصدر/ مخرجات برنامج Arc 10.7.

3-التربة.

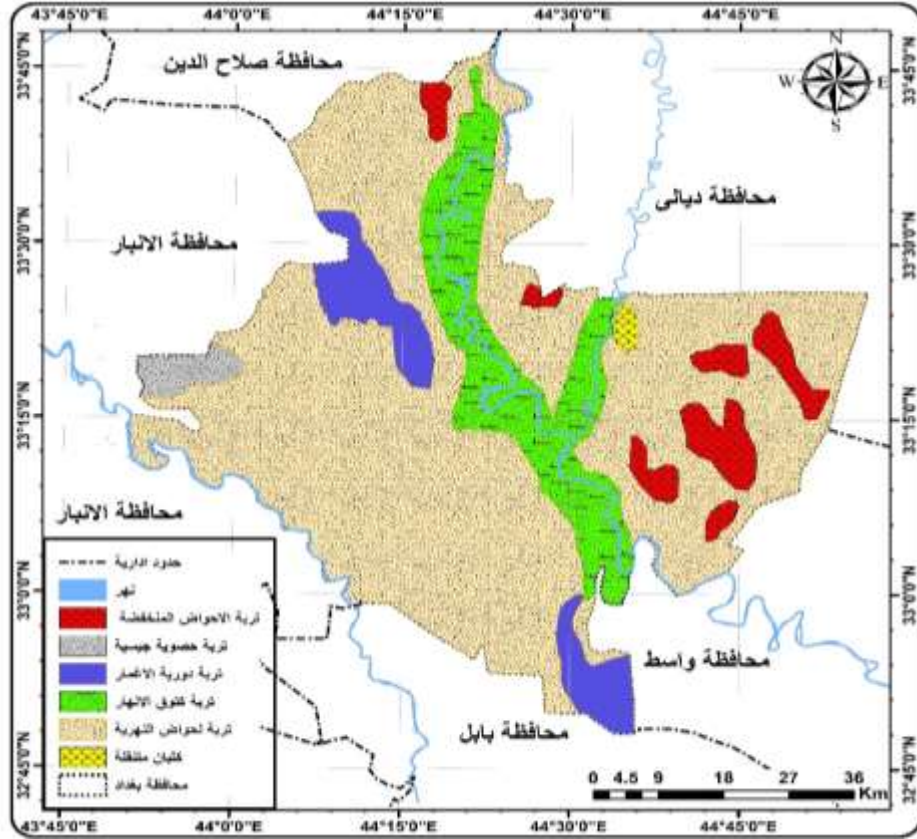
تعرف التربة بأنها الجزء الطبيعي والطبقة الهشة التي تغطي معظم سطح اليابسة وبسمك متباين من مكان لآخر يتراوح ما بين بضع سنتيمترات إلى بضع أمتار وهي ناتجة من تفتت الصخور وتتكون من عناصر معدنية وعضوية، وتقسم إلى قسمين هي الترب المنقولة والترب المحلية الناتجة عن عمليات التجوية (الدليمي، خلف حسين، 2005) وإن دراسة التربة وأنواعها ذات أهمية كبيرة لدى الدارسين في الحقل الطبيعي من الجغرافية وخصوصاً الجيومورفولوجي، وأهم الترب السائدة في المنطقة المدروسة كما في الخريطة رقم (5) يبين الجدول (3) أن صنف الترب دورية الاغمار بلغت مساحتها (303.9 كم²) وبنسبة (5.69%) و تربة حصوية جبسية (78.12 كم²) وبنسبة (1.46%) بينما تربة الكثبان المتحركة بلغت مساحتها (22.7 كم²) وبنسبة (0.42%) كما أن تربة كتوف الأنهار بلغت مساحتها (727.96 كم²) وبنسبة (13.64%) و تربة الاحواض النهرية (3922.88 كم²) وبنسبة (73.54%) بينما تربة الاحواض المنخفضة بلغت (727.96 كم²) وبنسبة (13.64%).

جدول (3) مساحة ونسبة أصناف الترب في منطقة الدراسة

نوع التربة	النسبة %	مساحة/كم ²
تربة دورية الاغمار	5.69	303.9
تربة حصوية جبسية	1.46	78.12
كثبان متحركة	0.42	22.7
تربة كتوف الانهار	13.64	727.96
تربة الاحواض النهرية	73.54	3922.88
تربة الاحواض المنخفضة	13.64	727.96

المصدر/ مخرجات برنامج Arc 10.7.

خريطة (5) أنواع الترب في منطقة الدراسة



المصدر/جمهورية العراق، وزارة الزراعة، قسم انتاج الخرائط، 1.250000.

4-المناخ.

يؤثر المناخ تأثيراً كبيراً على الطبوغرافية من خلال تأثيره على عمليات التعرية والتجوية حيث إن الدراسة الجيومورفولوجية لتكوينات سطح الأرض تتطلب دراسة المناخ، فالمناطق الجافة تسود فيها التجوية الميكانيكية وتحتوي على جروف حادة بينما المناطق الرطبة تسود فيها تضاريس مستديرة. وسيتم تناول عناصر المناخ التي يكون تأثيرها مباشراً على الأشكال الأرضية وكما يلي:

1- درجة الحرارة.

تعد الحرارة ذات تأثير كبير على عمليات التجوية الميكانيكية والكيميائية، فالتغيرات في درجات الحرارة بين الليل والنهار والصيف والشتاء هي السبب الرئيس في عمليات التقلص والتمدد التي تصيب الصخور، فهذه العمليات تؤدي إلى تكسر الصخور وتفتتها، ومن المعلوم أن الصخور هي خليط من عدة معادن تختلف في معامل تمددها مما يؤدي إلى زيادة عمليات التجوية الميكانيكية. يبين الجدول (4) أن معدلات درجات الحرارة تتباين بين أشهر السنوات الدراسة فضلاً عن ذلك تشهد درجات الحرارة اتجاهاً متزايداً خلال السنوات المدروسة كما أن أكثر الأشهر تسجيلاً لدرجات حرارة مرتفعة تمثلت في أشهر الصيف، إذ بلغت قيم هذه الأشهر (حزيران، تموز، آب) نحو (34.47، 37.04، 36.44م) على التوالي، في حين كلما ابتعدنا عن فصل الصيف يلاحظ انخفاضاً تدريجياً في معدلات الحرارة إذ تشهد أشهر الشتاء انخفاضاً واضحاً مقارنة بالأشهر الأخرى إذ بلغت معدلات شهر (كانون الأول، كانون الثاني، شباط) نحو (12.2، 10.89، 13.52م) على التوالي. يمكن الاستدلال جيومورفولوجياً مما ورد أعلاه أن درجات الحرارة في منطقة الدراسة تأخذ اتجاهاً متزايداً مما يسهم بشكل كبير في التعرية وتهيئة التربة للعمليات النقل بواسطة الرياح والمياه الجارية مما يعرض مناطق اكتاف الأنهار إلى العمليات الجيومورفولوجية المختلفة.

جدول (4) معدلات درجات الحرارة (م) في منطقة الدراسة

السنة الشهر	كانون الثاني	شباط	اذار	نيسان	أيار	حزيران	تموز	اب	أيلول	تشرين الأول	تشرين الثاني	كانون الاول
2010	13.7	14.9	19.5	24.1	30.5	35.1	37.4	37.8	33.0	27.1	18.1	13.0
2011	10.2	12.7	17.1	23.7	29.5	34.4	37.0	35.8	31.5	23.6	13.7	9.8
2012	9.5	11.9	15.4	25.2	30.6	34.7	37.7	35.5	31.5	26.3	18.6	12.8
2013	11.3	15.0	18.6	24.0	27.6	33.0	34.9	34.0	30.1	22.7	17.7	12.5
2014	11.1	12.6	18.4	24.5	30.1	33.7	35.8	36.7	31.5	24.9	16.2	13.9
2015	10.8	13.6	17.9	23.2	30.6	34.0	37.4	37.2	34.1	27.5	19.1	10.7
2016	10.4	14.7	18.4	25.0	29.8	34.4	37.0	36.5	30.9	25.8	15.0	9.7
2017	9.7	10.5	17.7	23.5	30.5	34.5	38.6	38.1	33.9	25.8	18.5	13.7
2018	11.9	15.1	21.3	23.2	29	34.3	36.2	35.5	32.8	26.9	17	13
2015	10.8	13.6	17.9	23.2	30.6	34.0	37.4	37.2	34.1	27.5	19.1	10.7
2016	10.4	14.7	18.4	25.0	29.8	34.4	37.0	36.5	30.9	25.8	15.0	9.7
2017	9.7	10.5	17.7	23.5	30.5	34.5	38.6	38.1	33.9	25.8	18.5	13.7
2018	11.9	15.1	21.3	23.2	29	34.3	36.2	35.5	32.8	26.9	17	13
2019	11.1	12.9	16	21	30.6	36.1	35.9	36.6	32.6	26.9	17.6	13.1
2020	11.1	13.2	18.6	23.8	30.1	33.9	38.5	34.8	33.7	25.7	18.8	12.3
2021	11.6	14.2	18.7	25.5	32.2	35.4	37.8	36.6	31.2	25.6	18.2	12.3
2022	9.9	14.7	16	24.4	28.4	35.3	36.3	37	32.5	27.3	18.5	13.4
المعدل	10.89	13.52	18.17	23.88	30.0	34.47	37.04	36.44	32.4	26.0	17.45	12.2

المصدر / وزارة النقل و المواصلات ، الهيئة العامة للأنواء الجوية العراقية و الرصد الزلزالي ، قسم المناخ بيانات (غير منشورة 2022).

2- الرياح.

تسهم الرياح اسهاما كبيرا في تشكيل المظاهر الجيومورفولوجية على سطح الارض، حيث يسهم هذا العامل على عملية تنشيط عملية النحت في الاراضي التي تتسم بندرة الغطاء النباتي و انخفاض الرطوبة في الهواء ، و يبدو ان الاجواء الجافة هي اكثر تأثيراً بعوامل النحت و الهدم من الاجواء التي ترتفع فيها قيم و نسب الرطوبة الجوية(صفي الدين،محمد، 1991). و تتوقف عمليات الرياح في تشكيل سطح الأرض على اتجاهها و سرعتها و تكرارها و الكمية المحمولة من الفتات الصخري التي تقع في اتجاهات هبوب الرياح و من ثم قيامها بعملية التذرية (الدراجي، سعد عجيل، 2009). يبين الجدول (5) ان سرعة الرياح متباعدة بين سنوات الدراسة فضلا عن ذلك ان هذا التباين يشمل الأشهر نفسها اذ ترتفع سرعة الرياح في منطقة الدراسة خلال أشهر الصيف بشكل كبير مقارنة بباقي أشهر السنة، اذ بلغت سرعة الرياح خلال شهر (حزيران ، تموز ، اب) بمقدار (4.08، 4.25، 3.74 م/ثا) على التوالي في حين تصل الى ادناها خلال فصل الشتاء اذ بلغت في اشهر (كانون الأول، كانون الثاني، شباط) نحو (2.7، 2.8، 2.9 م/ثا) على التوالي ، ان هذا التباين في سرعة الرياح خلال فصول السنة يرجع بالأساس الى سيطرة المنظومات الضغطية التي تدخل الى العراق فضلا عن سيطرتها على الأراضي المحيطة بالعراق مما تسبب انحدارا ضغطيا كبيرا ينعكس اثار هذا الانحدار على تباين سرعة الرياح في منطقة الدراسة.

جدول (5) معدلات سرعة الرياح (م/ثا) في منطقة الدراسة

السنة الشهر	كانون الثاني	شباط	اذار	نيسان	أيار	حزيران	تموز	اب	أيلول	تشرين الأول	تشرين الثاني	كانون الاول
----------------	-----------------	------	------	-------	------	--------	------	----	-------	----------------	-----------------	----------------

2.5	2.1	2.5	2.7	2.5	3.5	3.3	2.9	3.2	3.6	2.9	3.8	2010
2.5	2.3	2.4	2.6	3.3	3.5	4.0	3.0	3.3	3.3	2.8	2.2	2011
2.4	2.0	2.4	2.6	3.1	3.1	3.3	3.1	3.2	3.0	3.5	2.5	2012
2.4	2.2	3.1	2.7	2.6	4.1	3.7	3.0	2.7	3.0	2.8	3.2	2013
2.4	2.9	2.6	2.8	3.7	4.2	4.0	3.4	3.0	2.9	2.6	2.4	2014
2.6	2.1	2.6	2.8	3.6	4.2	4.2	3.4	3.4	3.0	2.4	2.5	2015
2.7	2.9	2.7	3.6	3.3	4.1	3.9	4.0	3.0	3.6	3.0	2.9	2016
3.4	3.0	2.8	3.4	4.2	4.8	4.5	3.8	4.0	3.7	3.0	2.5	2017
2.9	2.5	3.1	2.9	4.7	5.4	4.4	3.4	2.9	3.8	3.0	3.4	2018
2.9	2.5	3.1	2.9	4.7	5.4	4.4	3.4	2.9	3.9	3.1	3.2	2019
2.4	2.9	2.7	3.1	4.4	3.9	4.2	4.2	3.5	4.0	3.4	3.0	2020
3.5	2.8	3	4.2	3.6	4.2	5.1	3.4	3.7	4.1	2.8	2.9	2021
2.8	2.6	2.9	3.5	5	4.9	4.1	3.9	3.9	4.2	3.3	3.1	2022
2.723	2.523	2.762	3.062	3.746	4.254	4.085	3.454	3.285	3.546	2.969	2.892	المعدل

المصدر /وزارة النقل و المواصلات ، الهيئة العامة للأنواء الجوية العراقية و الرصد الزلزالي ، قسم المناخ بيانات (غير منشورة 2022) .

3- الرطوبة.

تعد من العناصر المناخية المهمة في العمليات الجيومورفولوجية والهيدرولوجية ، و يظهر دور الرطوبة النسبية في عملية التجوية ، بمعنى ان ارتفاع نسب الرطوبة في الهواء سوف يعمل على زيادة نسبة التجوية الكيميائية ، بينما قلة الرطوبة يسهم بشكل كبير في التجوية الفيزيائية و جفاف المنطقة و بالتالي ارتفاع نسب التبخر فيها و كذلك يؤدي الى جفاف التربة و قلة تماسكها في المناطق الجافة و زيادة تعرضها الى عملية التجوية، و يعد المناخ جافاً اذا كانت نسبة الرطوبة في الهواء (50%) و الرطوبة متوسطة اذا كانت (60-70 %) و رطب الى شديدة الرطوبة اذا كانت رطوبتها (70 % فاكثراً) (جاسم، ابتسام احمد، 2006). يبين الجدول (6) ان اعلى كمية للرطوبة النسبية في منطقة الدراسة سجلت خلال اشهر الشتاء (كانون الأول، كانون الثاني، شباط) بمقدار (67.31، 65.69، 57.77) % على التوالي.

في حين تأخذ القيم اتجاهها سلبياً كلما اتجهنا نحو الصيف و ادنى كمية للرطوبة النسبية سجلت خلال فصل الصيف (حزيران، تموز، اب) نحو (21.9، 20.6، 23.08) % على التوالي.

جدول (6) معدلات الرطوبة النسبية (%) في منطقة الدراسة

السنة الشهر	كانون الثاني	شباط	اذار	نيسان	أيار	حزيران	تموز	اب	أيلول	تشرين الأول	تشرين الثاني	كانون الاول
2010	62	56	48	38	30	22	22	23	29	38	46	61
2011	75	58	40	37	29	24	22	23	28	40	52	59
2012	61	50	39	32	25	21	21	25	28	41	66	71
2013	67	65	43	35	43	24	24	26	29	34	78	71
2014	81	58	52	39	26	20	22	22	28	41	57	65
2015	64	53	43	31	24	21	18	23	26	43	62	69
2016	65	62	50	41	32	24	21	23	29	36	38	66
2017	70	50	56	41	26	21	16	18	22	33	48	53
2018	53	64	41	48	38	23	21	25	27	41	78	82
2019	70	68	58	49	27	21	21	24	28	46	49	73

69	60	34	27	24	21	23	27	40	55	58	69	2020
59	50	37	29	24	21	21	24	31	41	59	55	2021
77	60	31	26	20	18	20	26	31	38	50	62	2022
67.31	57.23	38.08	27.38	23.08	20.62	21.92	29	37.92	46.46	57.77	65.69	المعدل

المصدر/وزارة النقل و المواصلات ، الهيئة العامة للأحواء الجوية العراقية و الرصد الزلزالي ، قسم المناخ بيانات (غير منشوره 2022) .

4- الامطار.

تتأثر منطقة الدراسة بنظام المطر الشتوي الذي يتأثر به معظم اجزاء العراق و سبب هذا الامر يتعلق بتأثير منخفضات البحر المتوسط، و الذي يبدأ تساقط الامطار من شهر تشرين الاول و نهاية شهر مايس (الذي، سالار علي، 2013)(Kadhim Abdul Wahab Hassan Al-Asadi, 2022) يبين الجدول (7) ان كميات الامطار المتساقطة على منطقة الدراسة متباينة وتأخذ اتجاهها سلبيًا في السنوات الأخيرة مما يدل على ان المنطقة تمر بعجز مائي وتظهر تأثيرات هذا الامر على الأنشطة الاقتصادية للسكان فضلا عن انخفاض الايراد المائي و التصريف لنهر دجلة مما له انعكاساته كبيرة في تشكيل مظاهر نهريّة ترسيبية كأكتاف الأنهار و الجزر النهرية، اذ يتضح ان اشهر تشرين الثاني ، وكانون الأول، وكانون الثاني) سجلت أعلى قيم لكميات الامطار المتساقطة، اذ بلغت (285.6، 255.3 ملم) على التوالي، في حين تأتي بالمرتبة الثانية اشهر الربيع متمثلة (اذار ، نيسان، أيار) بكميات (203.8، 179.1، 54.4 ملم) على التوالي.

جدول (7) معدلات كميات الامطار (ملم) في منطقة الدراسة

السنة الشهر	كانون الثاني	شباط	اذار	نيسان	أيار	حزيران	تموز	اب	أيلول	تشرين الأول	تشرين الثاني	كانون الاول
2010	1.1	28.1	5.5	10.7	12.6	0.0	0.0	0.0	0.0	0.001	2.5	32.0
2011	17.8	25.1	12.4	31.0	0.3	0.001	0.0	0.0	0.001	6.1	0.8	2.5
2012	3.9	9.6	1.0	5.4	0.001	0.0	0.0	0.0	0.0	10.7	83.2	70.6
2013	70.8	4.9	0.001	0.001	23.4	0.0	0.0	0.0	0.0	4.0	172.7	20.9
2014	35.8	6.8	23.6	14.3	0.001	0.001	0.0	0.0	0.0	4.6	19.0	3.9
2015	8.2	6.9	26.1	0.0	4.5	0.0	0.0	0.001	0.0	84.9	32.1	28.2
2016	4.3	28.3	26.1	11.7	3.8	0.0	0.0	0.0	0.0	0.001	0.001	30.3
2017	9.3	11.3	42.0	7.5	0.1	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	1.6	0.001
2018	0.9	88.4	2.8	80.5	9.0	0.0	0.0	0.0	0.0	15.1	60.4	27.1
2019	49.8	15.5	38.1	11.4	0.7	0.0	0.0	0.0	0.0	9.9	0.3	21.2
2020	36.1	6.4	22.9	3.2	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	84.2	2.8
2021	1.7	17.9	2.8	0.8	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	1.3	0.5
2022	15.6	3.8	0.5	2.6	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	0.0	39.1	45.6
المعدل	255.3	253.0	203.8	179.1	54.4	0	0	0	0	135.3	497.2	285.6

المصدر /وزارة النقل و المواصلات ، الهيئة العامة للأحواء الجوية العراقية و الرصد الزلزالي ، قسم المناخ بيانات (غير منشوره 2022).

ثالثاً_ العمليات الجيومورفولوجية التي تؤدي الى الانهيارات وعدم استقرارية أكتاف الأنهار.

1-تعرية قطرات المطر Erosion Rain Drops .

هي التعرية التي تنتج بعد تساقط قطرات المطر المفاجئة والشديدة بقوة كبيرة على سطح التربة ، اذ يؤدي الى ارتفاع و تطاير المفتتات الصخرية الى الاعلى بفعل تلك الامطار و بعد ذلك تتساقط لتتخذ اشكالا واوضاعا جديدة (ابوالعينين، حسن سيد احمد، 1995). وقد تظهر مساحات واسعة من أراضي شمال منطقة الدراسة مناطق صخرية خالية من التربة، وقد أتضح أنه كلما زادت شدة قطرات المطر زاد حجم وكمية المواد المزالة.

وهناك بعض المؤشرات التي يمكن خلالها معرفة قدرة التعرية المطرية اذ اعتمدت على مؤشر فورنية (درويش، عز الدين جمعة وزميله، 2011) لمعرفة قدرة الامطار على الحت في منطقة الدراسة و تم تطبيق المعادلة بالاعتماد على جدول (8).

$$R = \frac{PI^2}{P}$$

حيث ان :

R = القدرة الحتية للمطر

PI = معدل التساقط المطري لكل شهر (مم)

P = مجموع التساقط السنوي (مم)

و قد حدد (Fournier) نتائج المعادلة و ما مدى قدرة المطر على الحت وفق الجدول الآتي :

جدول (8) مؤشر فورنية لمعرفة قدرة المطر على الحت

معامل شدة الجرف	شدة جرف الامطار
اقل من 50	ضعيفة
500-50	معتدلة
1000-500	عالية
1000 فاكتر	عالية جداً

وقد اتضح من خلال تطبيق معادلة فورنية على محطة الدراسة ، تقل فيها نسب معامل الجرف و الحت للأمطار اي ضعيفة و هذا ما اشرنا عليه على ان منطقة الدراسة تتميز بمناخ جاف و شبه جاف اي ان طبيعة الامطار التي تتساقط عليها متذبذبة بين فصل و آخر و ان هطلت تمتاز بالشدة وقصر مدتها ، حيث كان نتيجة تطبيق المعادلة على المحطة ، ينظر جدول (9).

جدول(9) قيم معامل فورنية لقدرة المطر على الحت

الاشهر	كمية المطر	معامل فورنية
كانون الثاني	19.6	2.6
شباط	19.5	2.7
اذار	15.7	1.7
نيسان	13.8	1.3
أيار	4.2	0.12
حزيران	0	-
تموز	0	-
اب	0	-
أيلول	0.1	-
تشرين الأول	10.4	0.8

10.2	38.2	تشرين الثاني
3.4	22.0	كانون الاول

المصدر/ من عمل الباحثة بالاعتماد على معادلة فورنييه.

2-التعرية الريحية بحسب قوة ضغط الرياح على التربة .
ويقصد بها مقدار ضغط الرياح على سطح التربة و تعد مقياسا لمقدار قوة الرياح على التعرية ، اذ تم الاستعانة بمعادلة بوفورت لضغط الرياح و هي كالآتي(ناهي علي غليس وزملائه، 2017):

$$P = V^2 * 0.006$$

P= مقدار ضغط الرياح كغم/م²

V= سرعة الرياح كم/ساعة

ويتضح من الجدول (10) ان هناك تباينا مكانيا وزمانيا لقابلية ضغط الرياح على تعرية سطح التربة ، فمن خلال متابعة اتجاه شدة الرياح وضغطها على مساحة الأرض (م2)(Al-Saadi, 2024)،أتضح ان فصل الصيف سجل أعلى قيم لهذا المؤشر وبحسب محطة منطقة الدراسة فضلا عن ذلك ان التباين ظهر خلال الفصول أيضا اذ اتضح ان اشهر الصيف سجلت اعلى مقدار لمعامل ضغط الرياح للاشهر(حزيران، تموز، اب) بنحو(9.5، 9.9، 8.5) على التوالي في حين تاتي بالمرتبة الثانية اشهر الربيع (اذار، نيسان، أيار) بمقدار(8.1، 7.6، 8.1) على التوالي. و في المرتبة الثالثة اشهر الخريف(أيلول، تشرين الأول، تشرين الثاني) بنحو(7.2، 6.5، 5.8) على التوالي. و اشهر الشتاء سجلت ادنى قيم للمعامل بمقدار(6.2، 6.4، 6.9) على التوالي.

جدول(10) قيم معامل ضغط الرياح في منطقة الدراسة

الاشهر	سرع الرياح	معامل ضغط الرياح
كانون الثاني	2.8	6.4
شباط	3.0	6.9
اذار	3.0	8.1
نيسان	3.3	7.6
أيار	3.5	8.1
حزيران	4.1	9.5
تموز	4.3	9.9
اب	3.7	8.5
أيلول	3.1	7.2
تشرين الأول	2.8	6.5
تشرين الثاني	2.5	5.8
كانون الاول	2.7	6.2

المصدر/ من عمل الباحث بالاعتماد على معادلة ضغط الرياح.

رابعا-الاشكال الارضية الناتجة عن عدم استقرار اكتاف الأنهار.
تعرف المنعطفات والثنيات النهرية أنها امتداد جزء من مجرى النهر على شكل مقوس، وقد يكون هذا التقوس طفيفا كما يحدث في مرحلة النضج المبكر ، وقد يكون شديد الوضوح كما هو الحال في أواخر مرحلة النضوج وفي الشيخوخة(جاد ، طه محمد، 1981)،لذا تعد ظاهرة المنعطفات النهرية من سمات مرحلة النضج أو الشيخوخة(محسوب، محمد صري، 2001)التي تمر بها الأنهار أثناء تطور الشكل الجيومورفولوجي للأنهار لها حسب مفهوم الباحث الأمريكي وليم موريس ديفيز، لاسيما بعد أن تبدأ سرعة التيار المائي في الأنهار بالنقصان الذي يؤدي الى تحول نشاط النهر تماما من عمل النحت الرأسى إلى

النحت الجانبي الذي يؤثر في ضفاف الأنهار، وتختلف أشكال التثنيات و أحجامها تبعا لاختلاف عدة عوامل منها البنية الجيولوجية للمنطقة التي يجري فيها النهر ودرجة انحدار المجرى وحجم التصريف المائي فضلا عن تأثير الجانب البشري في تحديد شكل وحجم التثنيات. وتبدو ظاهرة الانعطاف في القنوات الصناعية التي يمكن التحكم في انحدارها ونوع المواد التي تتكون منها وكمية التصريف ، اذ سرعان ما تتكون فيها الانحناءات الناتجة عن زيادة عمليات الحت في بعض الجوانب والإرساب في الجوانب الأخرى.

1- ابعاد الالتواءات النهرية:

1-1- نسبة التعرج:

إن الفكرة الأساسية لهذا المصطلح قائمة على التمييز بين القنوات المستقيمة والقنوات الالتوائية (علي مقدار حسين وزميله، 1999)، ومن خلال دراسة نتائج التحليل المورفومتري للتثنيات والالتواءات والمنعطفات النهرية في مجرى نهر دجلة في منطقة الدراسة ظهر وجود اختلاف في نسبة التعرج ، حتى إن في التثنيات والمنعطفات المتطابقة في هذه النسبة تختلف فيما بينها من ناحية الشكل والقياس والاتجاه ، إذ كانت كالاتي وعلى وفق أعلى نسبة تعرج .

معامل الانعطاف = طول المجرى الحقيقي / طول المجرى المثالي
تتباين الأنهار عن بعضها بناءً على معيار التعرج ، ومن خلاله يمكن ان نبين و نميز بين الالتواءات والانعطافات ، اذ حدد ديفيد شكل النهر وفقا الى نسبة التعرج كما هو في الجدول (11) .
جدول (11) معايير انعطاف الالتواءات النهرية

شكل النهر	نسبة التعرج
مستقيما	اقل من 1.1
ملتويا او مثنيا	1.1-1.5
منعطفا	1.5-4

اذ يتضح من خلال الجدول (12) والخريطة (6) ان الطول الحقيقي لالتواء ال مصلح ننحو (5.12 كم) و الطول المثالي بمقدار (3.07 كم) وبعد تطبيق معامل الانعطاف أظهرت نسبة التعرج لهذا الالتواء بمقدار (1.66) وبهذه النتيجة يوصف على انه منعطف بحسب ما قسم David أنماط وأشكال النهر بحسب معيار التعرج. في حين بلغ الطول الحقيقي لالتواء الراشدية نحو (8.53 كم) وبطول مثالي نحو (2.95 كم) وبعد تطبيق المعادلة أصبحت قيمة التعرج بمقدار (2.88) ويمكن وصف هذه النتيجة على انها منعطف بحسب المؤشر أعلاه، كما ان التواء البوعيثة الذي يقع جنوب مدينة بغداد بلغ الطول الحقيقي بمقدار (8.57 كم) وبطول مثالي نحو (5.7 كم) وبعد تطبيق معادلة التعرج بلغت قيمته (1.49) اذ يمكن وصفه على انه التواء ، بينما التواء المدائن بلغ طوله الحقيقي (7.31 كم) وبطول مثالي (1.9 كم) اذ أصبحت نتيجة معيار التعرج (3.7) وبهذا يمكن وصفه على انه منعطف.

ونسندل مما ورد أعلاه من تطبيق هذا المؤشر ان المجرى النهرى لنهر دجلة يمر بمرحلة جيومورفولوجية نشطة سواء من حيث عمليات النحت التي غيرت من ملامح النهر لاسيما تشكيل الالتواءات والمنعطفات فضلا عن عمليات الارساب التي أسهمت بدورها في تغيير الخصائص المورفومترية لهذه الالتواءات مما يدل على ان اكتاف الأنهار في مرحلة بناء جيومورفولوجية مستمرة .

جدول (12) خصائص المورفولوجية (الانعطاف) للالتواءات النهرية المدروسة

اسم الالتواء	الطول الحقيقي	الطول المثالي	التعرج	الوصف
التواء ال مصلح	5.12312	3.07358	1.66683	منعطف
التواء الراشدية	8.53	2.95225	2.88982	منعطف
التواء البوعيثة	8.57861	5.75515	1.4906	التواء

منعطف

3.73476

1.95961

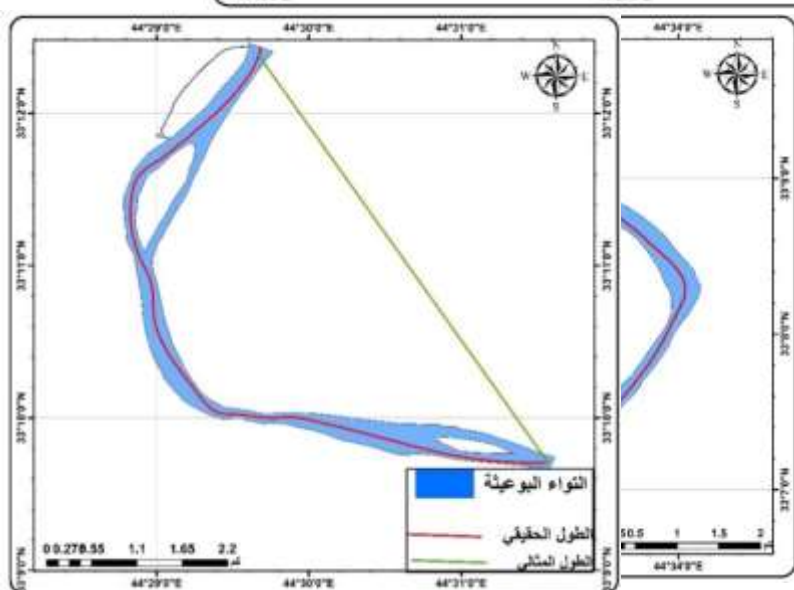
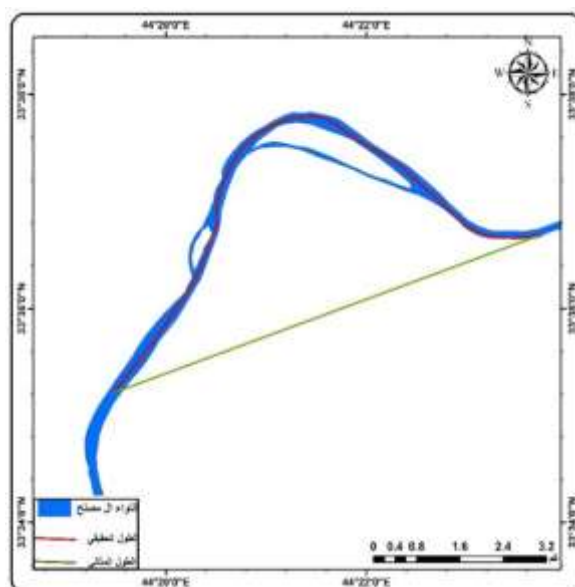
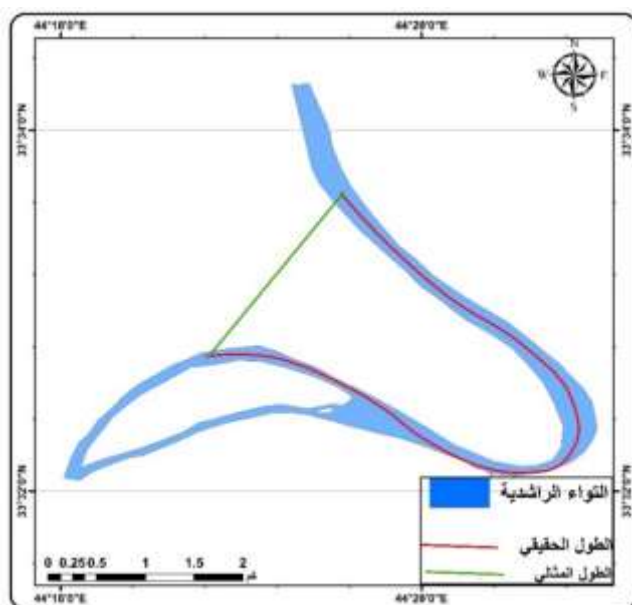
7.31866

التواء المدائن

المصدر/من عمل الباحث بالاعتماد على المرئية الفضائية 2023 ، باستخدام Global Mapper

Arc gis.10.7 و مخرجات برنامج

خريطة(6) الخصائص المورفومترية لمعيار التعرج



المصدر: من عمل الباحث بالاعتماد على المرئية الفضائية 2023 ، باستخدام Global Mapper
Arc gis.10.7 و مخرجات برنامج

1-2-معيار المدى:

يعد قياس المدى مهما لتحديد سرعة أو شدة نشاط العمليات الجيومورفولوجية عند قمم المنعطفات ، فضلا عن تحديد اتجاه العمل الجيومورفولوجي في المنعطفات من خلال تحديد اتجاه المنعطفات النهرية في الأراضي السهلية وهجرة المجاري المائية والتنبت باتجاه هذه الهجرة والحركة للمنعطفات والالتواءات أو الثنيات

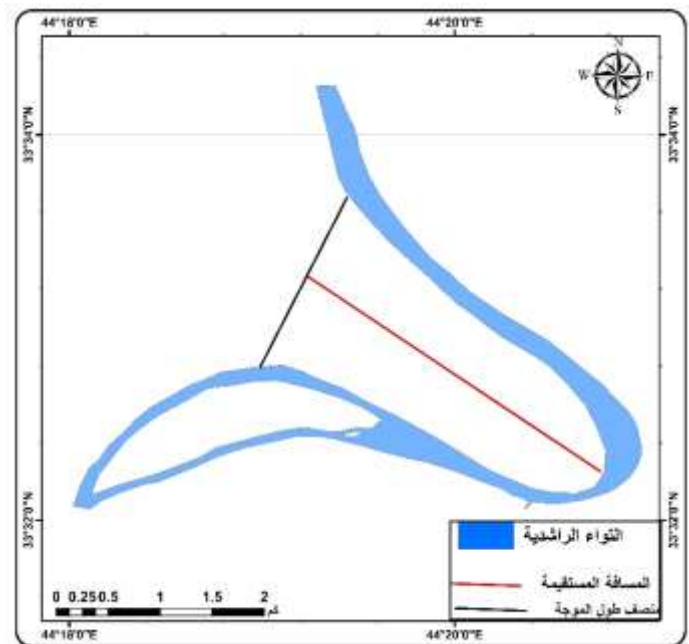
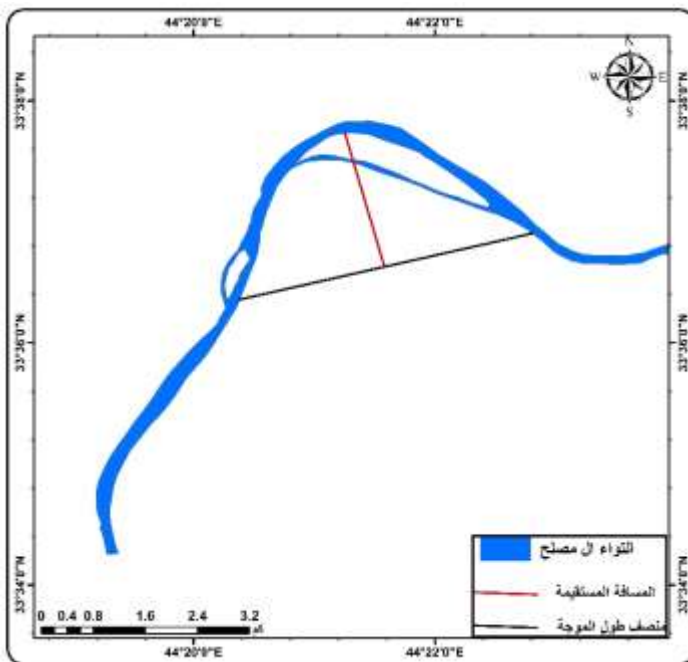
النهرية(Kadhim Abdul Wahab Hassan Al-Asadi, 2022).

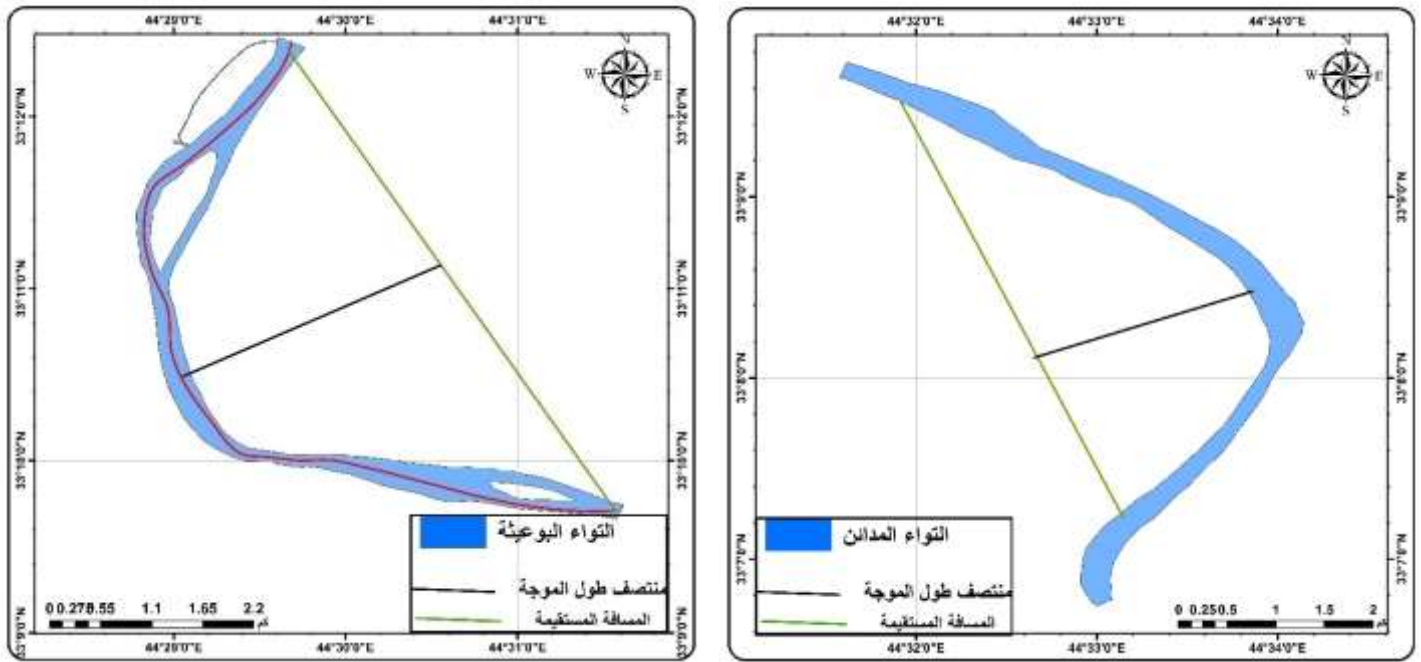
ويظهر من خلال الجدول (13) والخريطة (7) ان قيم معامل المدى متباينه بين الالتواءات في نهر دجلة اذ يتضح ان التواء ال مصلاح بلغت قيمة منتصف طول الموجة (المدى) نحو(2093.2م) وبمسافة مستقيمة(3951.32م) في حين التواء الراشدية بلغ المدى (1747.23م) وبمسافة مستقيمة نحو(3004.87م) كما ان التواء البوعيثة بلغ المدى (2.61137م) وبمسافة (5755153م) في حين ان التواء المدائن بلغ المدى فيه (1.959608م) و بمسافة مستقيمه (45753م) . يظهر لنا ان قيمة المدى متباينة بشكل واضح بين المنعطفات والثنيات النهرية في المجرى حيث أن خط قياس المدى يتصل بتحدب بعض المنعطفات ومنها منعطف المدائن ، وهو بذلك يحدد مدى نشاط العمليات الجيومورفولوجية النحتية

والارسابية في قمة المنعطف ، فكلما ازدادت عملية النحت نشاطا في التفرعات ازدادت عملية الإرساب على الضفة المحدبة نشاطا، فيحصل نمو لهذه الضفة يسمى بأستطاليات الضفة أو الألسنة النهرية (Point Par) إذ تنمو بشكل يتناسب مع مقدار الترسيب الحاصل في الضفة المحدبة(خليوي ، هيبب رحيم، 2009). جدول(13) خصائص معيار المدى للالتواءات النهرية المدروسة

المدى		
اسم الالتواء	منتصف طول(م) الموجة	المسافة المستقيمة(م)
ال مصلىح	2,096.72	3,951.32
الراشدية	1,747.23	3,004.87
البو عيثة	2.611372	5.755153
المدائن	1.959608	4.575362

المصدر/من عمل الباحث بالاعتماد على المرئية الفضائية 2023 ، باستخدام Global Mapper وverg.11 مخرجات برنامج Arc gis.10.7.
خريطة(7) الخصائص المورفومترية (المدى) للالتواءات النهرية المدروسة





المصدر/من عمل الباحث بالاعتماد على المرئية الفضائية 2023 ، باستخدام Global Mapper
verg.11 ومخرجات برنامج Arc gis.10.7.

2- الخصائص المورفومترية للجزر النهرية.

تعد الجزر النهرية من المظاهر الرسوبية المهمة في مجرى النهر إذ تظهر في معظم الأنهار التي تجري في السهول الفيضية ، لاسيما في أجزائها الدنيا (الجميل، مشعل محمود فياض، 1990) يقترن بناء الجزر النهرية بعجز النهر عن نقل قسم من حمولته خلال مجراه ، وكلما ازداد النهر عجزاً نشطت معه عملية بناء الجزر النهرية ، وينتج هذا العجز عن هبوط في سرعة النهر فينتج عن قسم من حمولته فيرسبها على قاع مجراه (Joseph Bixby Hoyt, 1973). كما يعرفها بعض الباحثين بأنها أشكال أرسابية ذات حجوم متنوعة تتكون من تجمع المواد الرسوبية من الحصى والرمل والغرين على هيئة طبقات من القاع وصولاً إلى سطح المياه.

إذ تترسب على شكل السن وجزر نهرية ويزداد هذا الإرساب بسبب نمو بعض النباتات الطافية على سطح الماء حيث تعمل كمصائد تصطاد الرواسب النهرية مما يؤدي إلى ترسيبها في وسط أو على جانبي المجرى النهري وبعض الجزر تتكون على شكل حواجز وباستمرار الإرساب حول هذه الحواجز وعلى سطحها لاسيما في مواسم الفيضان تنمو هذه الحواجز على هيئة جزر (الهربود، حسين عذاب، 2000). إذ يبين الجدول (14) و الخريطة (8) الخصائص المورفومترية للجزر النهرية إذ يلاحظ أن الجزر المنتشرة في التواء البوعيثة بلغت ثلاث جزر إذ الجزيرة الأولى بلغت مساحتها (0.3319 كم²) و محيطها (2971.2 م) و بطول (1.346.01 م) وبناء على معامل الاستدارة بلغت قيمة هذا المؤشر نحو (0.47) و بذلك تأخذ شكلاً مستطيلاً في حين أن قيمة معامل الاستطالة بلغ نحو (0.48) و يدل على ابتعاد شكل الجزيرة من الشكل الدائري ، في حين أن الجزيرة رقم (2) بلغت مساحتها (0.3507 كم²) و بمحيط (3029.213 م) و بطول (1337.39 م) بينما بلغ معامل الاستدارة بنحو (0.48) مما يدل على ابتعاد شكل الجزيرة من الشكل الدائري و اقترابه من الاستطالة، في حين بلغت قيمة الاستطالة نحو (0.49) مما يمكن الاستدلال جيومورفولوجياً أن شكل الجزيرة يقترب من الشكل المستطيل و ابتعاده عن الشكل الدائري، بينما الجزيرة رقم (3) بلغت مساحتها (0.08120 كم²) و بمحيط (1692.879 م) و بطول (486.1177 م) أما خصائصها الشكلية فتتميز بمعامل الاستدارة بقيمة (0.35) مما يدل على ابتعاده عن الشكل الدائري في حين قيمة الاستطالة كانت بنحو (0.40) إذ يستدل على أن الشكل يكون قريباً من المستطيل و ابتعاده عن الشكل الدائري.

بينما خصائص الجزر النهرية في التواء الراشدية فكان متباين اذ بلغت مساحة الجزيرة (1) بمقدار (0.996كم²) وبمحيط (5462.968م) و بطول (2566.77م) اما خصائصهما الشكلية فبلغت قيمة الاستدارة (0.42) و هي بذلك تبتعد عن الشكل الدائري في حين ان قيمة الاستطالة بلغت (0.43) و هي بذلك تأخذ شكلا مستطيلا اذ نستدل ابتعاد شكلها عن الدائري .بينما خصائص الجزيرة (2) فبلغت مساحتها (0.004689كم²) و بمحيط (307.34م) و بطول (134.32م) اما خصائصها الشكلية فبلغت قيمة الاستدارة (0.61) و هذه القيمة تدل اقتراب الشكل الجزيرة من الشكل الدائري وما يؤكد هذا الاستدلال قيمة الاستطالة التي اقتربت من (1) اذ بلغت (0.57) يعني ابتعاد الشكل من المستطيل و اقترابه من الشكل الدائري للجزيرة النهرية.

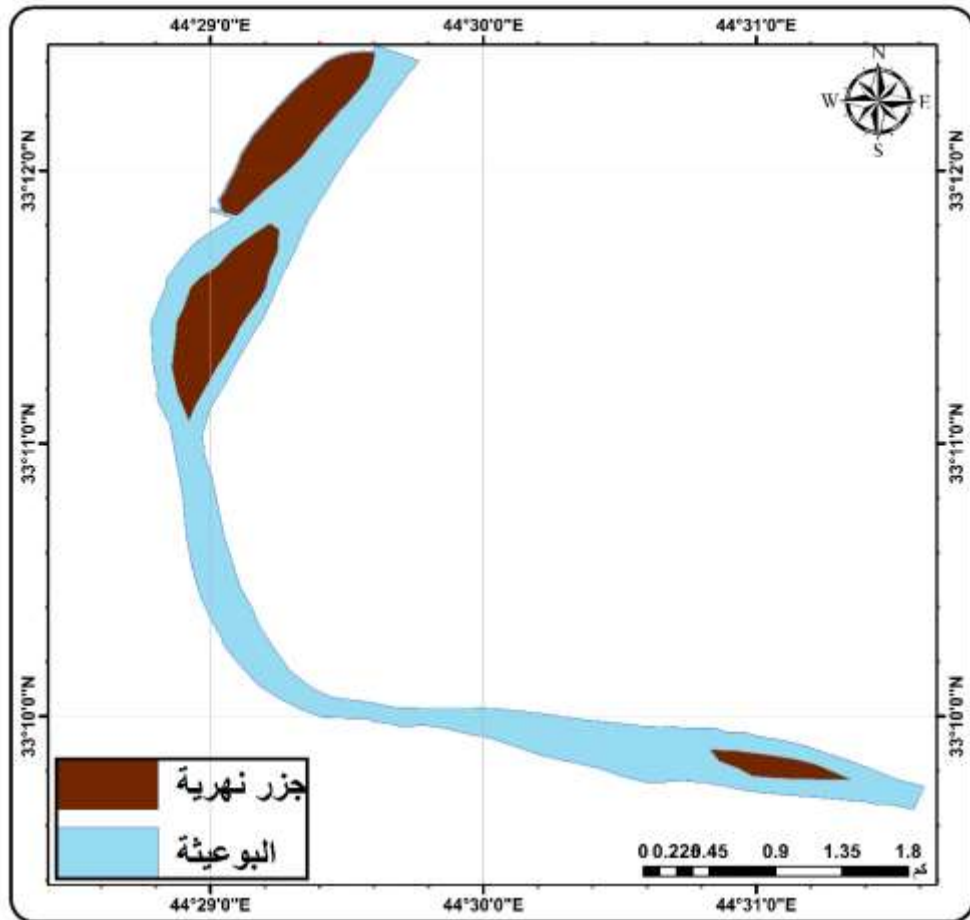
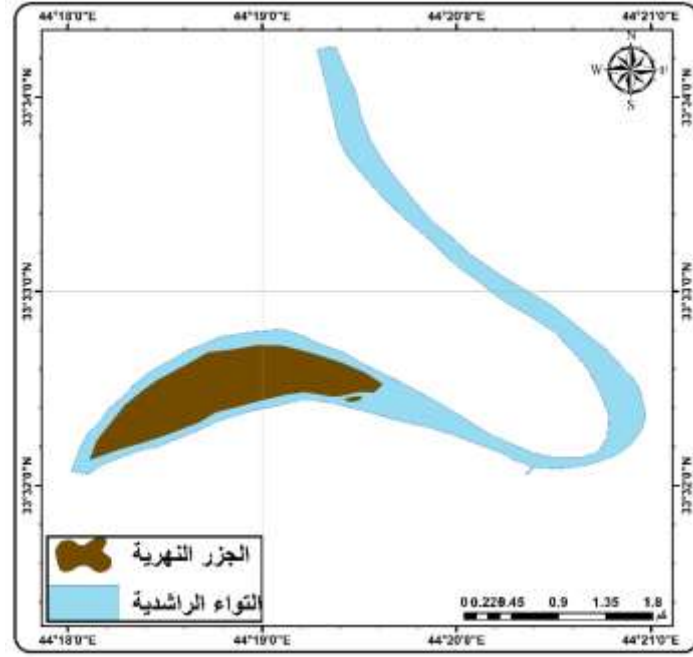
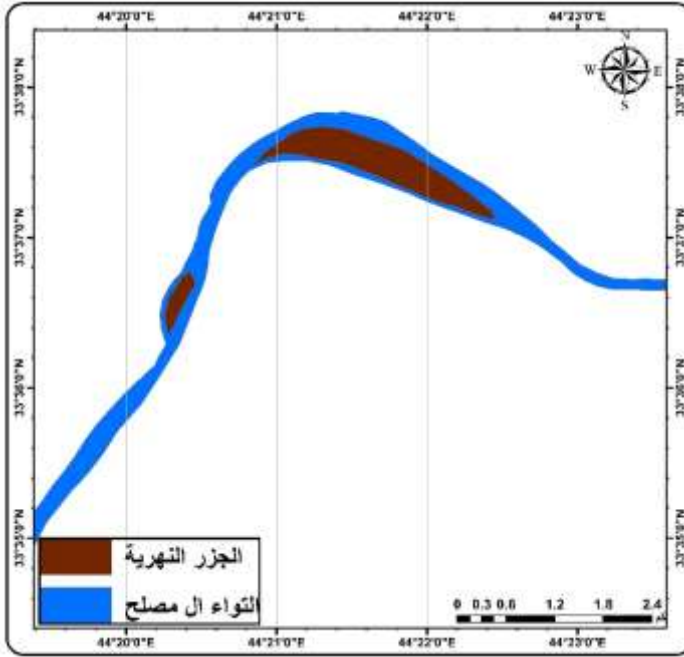
اما خصائص الجزر النهرية في التواء ال مصلىح تميزت بالتباين في ما بينها من حيث الخصائص المورفومترية فبلغت مساحة الجزيرة(1) بمقدار(0.7977كم²) و بمحيط(5736.33م) و بطول (2827.33م) كما ان خصائصها الشكلية فتميزت بقيمة استدارة نحو(0.30) مما يدل ابتعادها عن الشكل الدائري وهذا ما تؤكد قيمة الاستطالة التي بلغت نحو(0.48) مما يدل اقتراب الشكل من المستطيل و ابتعاده عن الشكل الدائري في حين ان الجزيرة (2) بلغت مساحتها نحو(0.101382كم²) و بمحيط(1712.679م) و بطول(744.3825م) في حين ان قيمة الاستدارة بلغت (0.43) يستدل منها جيومورفولوجيا ابتعاد الشكل عن الدائري في حين قيمة الاستطالة بلغت (0.48) مما يؤكد اقتراب الشكل من المستطيل و ابتعاده عن الشكل الدائري.

جدول(14) الخصائص المورفومترية للجزر النهرية في منطقة الدراسة

الجزر النهرية	رقم الجزر	المساحة(كم ²)	المحيط(م)	الطول (م)	الاستدارة	الاستطالة
البوعينة	1	0.331979	2971.243	1,346.01	0.47	0.48
	2	0.350795	3029.213	1,337.39	0.48	0.49
	3	0.081204	1692.879	786.1177	0.35	0.40
الراشدية	1	0.996803	5462.968	2,566.77	0.42	0.43
	2	0.004689	307.3488	134.6275	0.61	0.57
ال مصلىح	1	0.797782	5736.33	2,827.33	0.30	0.35
	2	0.101382	1712.679	744.3825	0.43	0.48

المصدر: من عمل الباحث بالاعتماد على المرئية الفضائية 2023 ، باستخدام Global Mapper
verg.11 و مخرجات برنامج Arc gis.10.7

خريطة (8) الجزر النهرية المنتشرة في أطول مجاري التواءات النهرية المدروسة



المصدر: من عمل الباحث بالاعتماد على المرئية الفضائية 2023 ، باستخدام Global Mapper
 Arc gis.10.7 وverg.11 مخرجات برنامج

خامسا: المناقشة:

اتضح من خلال تحليل العوامل الطبيعية لمنطقة الدراسة لاسيما ما يتعلق بالبناء الجيولوجي ان منطقة الدراسة تتكون من ترسبات الزمن الرباعي مما يستدل جيومورفولوجيا ان الاكتاف النهرية في طور البناء و عدم استقرارها أي ان المجرى النهرى في مرحلة الشباب لاسيما ما يتعلق بمراحل بناء الالتواءات النهرية و الاشكال الأرضية المتمثلة بالجزر النهرية وهذا ما يؤكد الانحدار للأراضي القريبة من المجرى النهرية التي تميزت بانحدارها الشديد لاسيما الاكتاف النهرية فضلا عن ذلك انخفاض درجات الانحدار كلما اتجهنا نحو مناطق الاحواض النهرية كذلك ان من مميزات المناخ السائد في منطقة الدراسة وقوعها ضمن نطاق المداري المتأثر بخصائص المناخية الجافة وشبه الجافة لاسيما ارتفاع درجات الحرارة التي اخذت اتجاهها متزايدا في مقابله انخفاض كميات الامطار ان هذه الظروف أسهمت بشكل واضح في نشاط العمليات الجيومورفولوجية لاسيما منها الحتية و ما اكده معامل ضغط الرياح و معامل فورنييه ، كما تم تناول الخصائص المورفولوجية الالتواءات النهرية في المجرى المائية اذ اتضح ان هذه الالتواءات وباستخدام معامل الانعطاف تميل الى شكل المنعطف بحسب التعرج مما يؤكد جيومورفولوجيا ان عمليات الحتية نشطة فضلا عن ذلك من جانب اخر شهد المجرى عمليات ارسابية تمثلت بتشكيل مظاهر جيومورفولوجية منها الجزر النهرية مما استدعى دراسة خصائصها الشكلية اذ تبين ان هذه الجزر تميل الى الاستطالة بشكل عام وابتعادها عن الشكل الدائري كما ان معظم هذه الجزر تشكلت بالقرب من الاكتاف النهرية مما يستدل ان في ظل ادامة العمليات الجيومورفولوجية الارسابية ستصبح جزءا من الاكتاف النهرية في المستقبل القريب. الاستنتاجات:

- 1- تميزت منطقة الدراسة جيولوجيا بتنوع الترسبات لاسيما تلك التي ترجع للزمن الرباعي.
- 2- تنوع الترب المنتشرة في منطقة الدراسة لاسيما ترب كتوف الأنهار والاحواض النهرية التي اخذت معظم مساحة منطقة الدراسة.
- 3-شهد انحدار منطقة الدراسة تباينا واضحا اذ اتضح ان المناطق القريبة من المجرى النهر (الأكتاف النهرية) بانحدارها الكبير مما يدل على نشاط عمليات الارساب خلال المدد الجيومورفولوجية السابقة والحالية.
- 4- تميز مناخ منطقة الدراسة بارتفاع درجات الحرارة وانخفاض كميات الامطار المتساقطة.
- 5- شهدت المنطقة نشاط عمليات التعرية الريحية ما أكده معامل ضغط الرياح.
- 6- تميزت الالتواءات النهرية بنشاط العمل الجيومورفولوجية للمجرى المائية في تحديد خصائص هذه الالتواءات لاسيما معامل التعرج (الانعطاف).
- 7- امتازت عمليات الارسابية بتشكيل الجزر النهرية في المجرى المائية واتسمت خصائص المورفومترية لهذه الجزر بالاستطالة وابتعادها عن الشكل الدائري.

التوصيات:

- 1- استثمار الاكتاف النهرية في القطاع الزراعي لكون هذه المناطق تتميز بتجدد تربتها وارتفاع خصوبتها.
- 2- دراسة التغيرات التي حدثت في الالتواءات النهرية و الجزر النهرية لتحديد التباين الجيومورفولوجي التي حدثت في مظاهر المجرى المائي لنهر دجلة.
- 3-دراسة دور العوامل البشرية في تغيير معالم المجرى المائي و استثماره في الأنشطة المختلفة.
- 4-استثمار الاكتاف النهرية والمظاهر الجيومورفولوجية لاسيما الجزر النهرية في السياحة الترفيهية.

المصادر:

- 1 ابو العنين، السيد احمد ، 1968، أصول الجيومورفولوجيا ، دار المعرفة بمصر، الإسكندرية .

- 2 ابو العنين، حسن سيد أحمد، 1995، أصول الجيومورفولوجيا، ط1، مؤسسة الثقافة الجامعية، الإسكندرية، 1995.
- 3 جاد، طه محمد، 1981، الخصائص الجيومورفولوجية لنهر السهل الفيضي مع دراسة عن نهر النيل في مصر الوسطى، نشرة دورية تعني بالبحوث الجغرافية، يصدرها قسم الجغرافية بجامعة الكويت والجمعية الجغرافية الكويتية (رقم 132).
- 4 جاسم، ابتسام احمد، 2006، هيدروجيومورفولوجية حوض التون كبري في محافظة كركوك، أطروحة دكتوراه (غير منشورة)، قسم الجغرافية، كلية الآداب، جامعة بغداد.
- 5 الجميلي، مشعل محمود فياض، 1990، الأشكال الأرضية لوادي نهر الفرات بين حديثة وهيت، أطروحة دكتوراه (غير منشورة)، كلية الآداب، جامعة بغداد.
- 6 خليوي، هيبب رحيم، 2009، جيومورفولوجية نهر دجلة بين الزبيدية ومقدم سدة الكوت، رسالة ماجستير (غير منشورة) كلية الآداب، جامعة بغداد.
- 7 الدراجي، سعد عجيل مبارك، 2009، أساسيات علم شكل الأرض (الجيومورفولوجي)، ط1، دار كنوز المعرفة العلمية للنشر والتوزيع، عمان.
- 8 درويش، عز الدين جمعة و جزا توفيق طالب، 2011، تقويم حجم القدرة الحثية الريحية و المطرية لمنطقة خانقين (دراسة في العمليات الجيومورفولوجية)، مجلة ديالى، العدد 49.
- 9 الدزوي، سالار علي، 2013، مناخ العراق القديم والمعاصر، ط1، دار الشؤون الثقافية العامة، بغداد، 2013.
- 10 الدليمي، خلف حسين، 2005، التضاريس الأرضية دراسة جيومورفولوجية عملية تطبيقية – دار صفاء للنشر والتوزيع – عمان ط1، ص 133.
- 11 السعيد، علي غليس ناهي والمعارض، حسين جوبان عريبي والمولى، طارق جمعة علي. 2017. الظواهر المورفومناخية في المنطقة الشرقية من محافظة ميسان باستخدام التحسس النائي. مجلة الخليج العربي، مج. 45، ع. 3-4، ص ص. 299-352.
- 12 صفي الدين، محمد، 1991، جيومورفولوجية قشرة الأرض، ط2، دار النهضة العربية، بيروت، لبنان.
- 13 العكام، اسحق صالح، 2013، الدلائل الجيومورفولوجية والبيئية لدخول نهر دجلة مرحلة الشيخوخة في مدينة بغداد، مجلة كلية التربية للبنات، جامعة بغداد، مجلد 24، العدد 3، 2013، ص 853.
- 14 علي، مقداد حسين و خليل إبراهيم محمد، 1999، السمات الأساسية للبيئات المائية، وزارة الثقافة و الإعلام، دار الشؤون الثقافية العامة، ط1، بغداد، 1999.
- 15 محسوب، محمد صبري، 2001، جيومورفولوجيا الأشكال الأرضية، دار الفكر العربي، القاهرة.
- 16 الهربود، حسين عذاب، 2000، محافظة واسط دراسة في أشكال سطح الأرض، رسالة ماجستير (غير منشورة) الجامعة المستنصرية، كلية التربية.
- 17 ياس، نبراس عباس و حسين، زينة خالد، 2022، مورفومترية المنعطفات النهرية ما بين جسري (المتنى - الصرافية) لنهر دجلة، مجلة مداد الآداب، مجلد 12، العدد 29، 2022، ص 2154.
- 1 Al-Saadi, M. (2024). تحليل أثر اتجاهات التغير طويلة المدى في سرع الرياح وعلاقتها بإنتاج كثافة طاقة الرياح في محافظة ميسان, *Kufa Journal of Arts*, 1(59), 201-217.
- 2 Kadhim Abdul Wahab Hassan Al-Asadi, M. W. H. (2022). *Analysis of Teleconnection Patterns on Autumn and Winter Temperatures in Iraq*. *Res Militaris*, 12(3), 2379-2393.
- 3 الساعدي، م. د. م. و. ح. (2024). إسقاط تأثيرات تغير المناخ على درجات الحرارة

العظمى في محطة بغداد، بالاعتماد على النماذج المناخية (CMIP5) وسيناريوهات التأثير
الاشعاعي, 54(1), *Journal of Education College Wasit University*, 289–300.

Joseph Bixby Hoyt, man and the Earth, Prentice-Hall Inc, 1973,p. 103

Arthue, A.N. Strahler ,Physical geography, Second Edition 4

.London.1960.p.357

C .R .Long well and R .F. Flint and T .E. Senders , Physical 5

Geology , John Wily and Sons , Inc , New York ,1969 ,pp 202-203.