

دراسة تأثير عوامل الحرارة، والضغط، والزمن الجيولوجي في التوضعات الصخرية في نطاق الطي التدمري بهدف تمييز التشكيلات التي يمكن أن تلعب دور التشكيلات المولدة للفحوم الهيدروجينية في هذا النطاق

د. علي عامر غبرة

قسم الجيولوجيا - كلية العلوم - جامعة دمشق - دمشق - الجمهورية العربية السورية

تاريخ الإرسال 1997/08/25

قبل للنشر في شكله المعدل 1998/09/12

الملخص

انطلاقاً من أهمية هذا النطاق كمنطقة من مناطق الأمل، ومن الأهمية العلمية والتطبيقية لتمييز التشكيلات المولدة للفحوم الهيدروجينية في أي حوض رسوبي، ومن أن الصخور الرسوبية الحاوية كميات ونوعيات مناسبة من المواد العضوية لا يمكن أن تتحول إلى تشكيلات مولدة، إلا إذا تعرضت لتأثيرات مناسبة من كل من عوامل الحرارة، والضغط والزمن الجيولوجي، فقد قام الباحث بدراسة تأثير هذه العوامل في التوضعات الصخرية في منطقة الدراسة، وتمييز التشكيلات التي يمكن أن تكون قد استغلت طاقاتها، وقد بينت نتائج هذه الدراسة أن التشكيلات التي يمكن أن تكون قد لعبت الدور الأهم في توليد النفط في تحت نطاق الطي التدمري الشمالي، هي تلك التي تعود إلى الترياسي الأوسط، وإلى الباليوزوي بشكل عام . أما في تحت النطاق الجنوبي فهي تلك التي تعود إلى أعمار أقدم من البرمي .

الكلمات المفتاح: جيولوجيا النفط والغاز - التدمري - التوضعات الصخرية.

Study of the temperature effect, pressure and geological times on the sedimentary rock in the Palmyrian folding zone the isolation and posipole hydrocarbonic formations

Dr Ali Amer GABRA

Geology Department-Faculty of Science-Damascus University-Damascus- SYRIA

Received 25/08/1997

Accepted in revised form 12/09/1998

Abstract

Considering the importance of the Palmyrian folding zone as one of the promising zones, and the scientific and practical importance of the isolation of the matrix formation in any sedimentary basin or in any part of it, and that the sedimentary rocks, which have sufficient quantity and quality of organic materials cannot become matrixes until they undergo convenient conditions of temperature, pressure and geological time, the aim of this work is to study the effect of these factors on the sedimentary rocks of the investigated ones and to isolate the formations, which may be matrixes.

According to the results of this study, the formations which may play the main role as matrix are these which have Middle Triassic age or Paleozoic in the northern Palmyrian subzone, and older than Permian age in the southern Palmyrian subzone.

key words : The geology of oil and gas – Palmyrian – Sedimentary rocks.

المقدمة

يُعدّ نطاق الطي التدمري أحد أهم العناصر البنيوية في الجزء المتحرك نسبياً في الطرف الشمالي لمنحدر السطیحة العربية، وهو منطقة طي شديدة التعقيد، تمتد طويلاً باتجاه شمالاً - شرقاً، وتحيط بها مجموعة كبيرة من الفوالق العميقة ذات الاتجاه شمالاً - شرقاً، جنوباً - غرباً حيث تمثل الفوالق الجنوبية الشرقية منها، والتي تتعكس بشكل واضح في البنية الحديثة، الحد الفاصل بين الجزأين المستقر والمتحرك نسبياً، ومن جهة أخرى فإن نطاق الطي التدمري ينغمس في الاتجاه الشمالي الشرقي، كما هو معروف تحت التوضعات النيوجينية في حوض الفرات، وينظر إلى هذا النطاق المهم من السطیحة العربية، والذي تكثر فيه البنيات الأنثيكلينالية، كبنية أخدودية اقليمية من نمط الأولاكوجين، ويتميز هذا الأولاكوجين من الناحية الستراتيغرافية، بالمقارنة مع الوحدات المجاورة، بسماكات كبيرة لتوضعات الباليوزوي والميزوزوي، واعتماداً على شكل الطيات وبنيتها يقسم نطاق الطي التدمري إلى تحت نطاقين: تحت نطاق الطي التدمري الشمالي، وتحت نطاق الطي التدمري الجنوبي، حيث يعد فالق دمشق الحد الفاصل بينهما .

يتميز تحت النطاق التدمري الشمالي بتطور نهوضات منفصلة ضخمة، تمتد غالباً باتجاه الشمال، والشمال الشرقي، وتتعدّد بمجموعة من الطيات الصغيرة الموازية لها، أو العمودية عليها .

إن معظم التوضعات الصخرية المتكشفة في الأجزاء العليا من المرتفعات الموجودة في تحت النطاق الشمالي، تعود إلى عمر الكريتاسي، بينما تنغمس رسوبيات هذا العمر في الأجنحة تحت الصخور الباليوجينية .

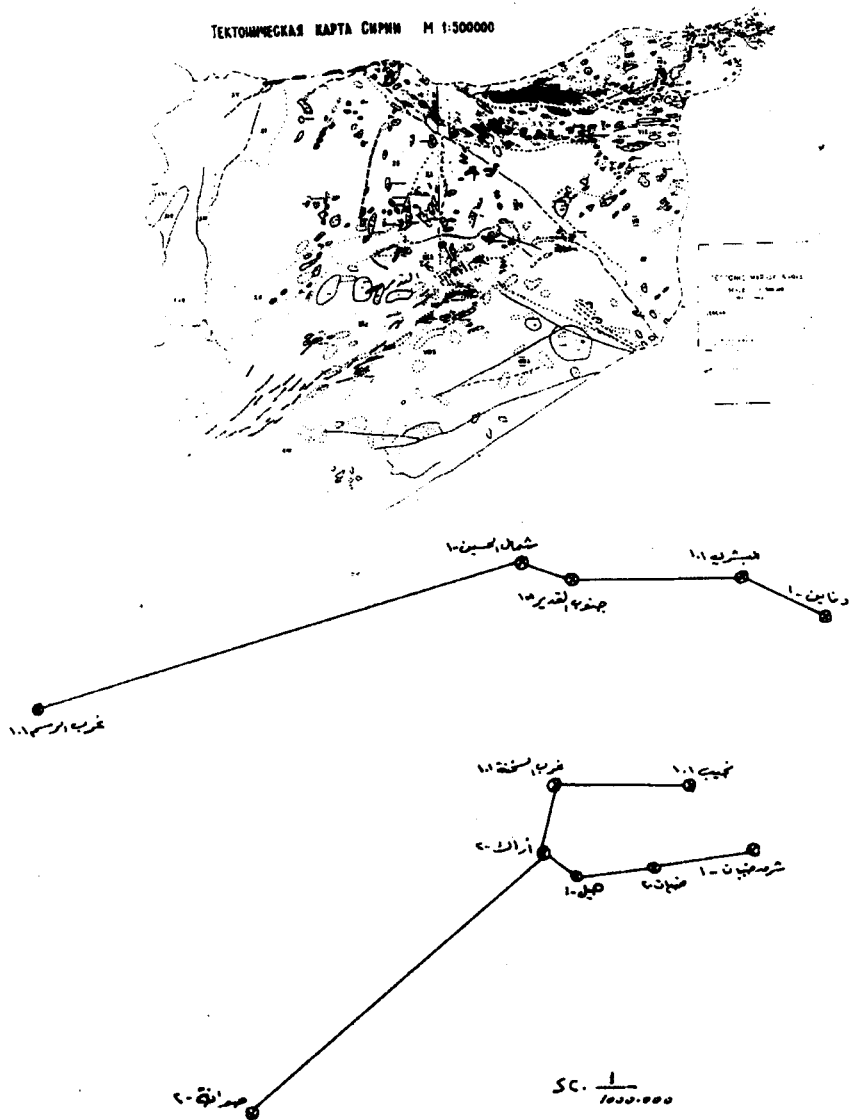
أما تحت نطاق الطي التدمري الجنوبي، والذي تمثل فوالقه الجنوبية الحدود الجنوبية للنطاق المتحرك من منحدر السطیحة العربية، فإنه يتألف من نهوضات، وسلاسل جبلية، تفصل بينها منخفضات ضيقة، وأحواض تحيط بالبنيات الموجبة، وتمتلى بالتوضعات النيوجينية والرباعية. ومن الجدير بالذكر، أن الطيات الانثيكلينالية الموجودة في هذه المنطقة، تتميز بعدم تناظرها، حيث نجد أن أجنحتها الشمالية الغربية تميل بشكل معتدل،

بينما تتميز أجنحتها الجنوبية الشرقية بميول شديدة . وكما هو الحال في تحت النطاق التدمري الشمالي، فإن قمم المحدبات في تحت النطاق الجنوبي، تتكون بشكل رئيس من توضعات كريتاسية، وتغيب عنها الصخور الأحدث عمراً ، بينما تتألف الأجنحة من صخور نيوجينية، واعتماداً على الخرائط الثقالية فإن حدود هذا النطاق تمتد بالقرب من مدينة دير الزور، وبالقرب من المجرى الأدنى لنهر الخابور .

من جهة أخرى فقد بينت الدراسات الحديثة، و معطيات الآبار الاستكشافية النفطية، أن الركيزة في تحت النطاق التدمري، تتوضع في مناطق مختلفة منها، على أعماق كبيرة جداً، قد تصل إلى اثني عشر كيلو متراً (وليس فقط إلى ثمانية كيلو مترات أو تسعة، كما كانت تشير معظم المراجع النظرية من قبل) ومما لاشك فيه، بأن لهذا العمق الكبير للركيزة انعكاساته على إنتاج الفحم الهيدروجينية في الصخور المتوضعة فوقها، وعلى نوعية هذه الفحم (الشكل -1).

أما من ناحية إنتاج الفحم الهيدروجينية، فإننا نجد أن المكامن المكتشفة، والتي يتم استخراج هذه المواد المفيدة منها، تتميز إن كان تحت النطاق الشمالي، أم تحت النطاق الجنوبي بميزتين اثنتين (الشكل -1):

الميزة الأولى وهي أن جميع هذه المكامن تعود إلى الترياسي والكربوني، وهي في معظم الحالات تعود بالتحديد، إما إلى تشكيلة كوراشين دولوميت، التابعة إلى الترياسي الأوسط (مثل في السخنة - نجيب - الرسم - البلعاس ... الخ) وإما إلى تشكيلة مرقدة التابعة للكربوني (مثل في اراك - الهيل - الضبيبات - الشاعر - الشريفة ... الخ)، وهذا يعكس حسب رأي الباحث أهمية متابعة أعمال الاستكشاف، ليس فقط في تشكيلتي كوراشين دولوميت، و مرقدة، وإنما أيضاً في التشكيلات الأقدم عمراً، أي التشكيلات العائدة إلى الباليوزوي بشكل عام، والتي لم تحظ إلى الآن بنصيب وافر من الدراسات الاستكشافية.



الشكل 1- الخريطة التكتونية لسورية ومخطط توزيع الآبار المدروسة على طول تحت نطاق الطي التدمري الجنوبي والشمالي.

أما الميزة الثانية التي تتميز بها مكامن الفحم الهيدروجينية المكتشفة في نطاق الطي التدمري، فهي كونها تراكمات غازية في معظم الحالات (اراك - الهيل - الضبيبات - نجيب - الشاعر... الخ)، أو هي تراكمات نפט + غاز في أحيان قليلة (مثل في تشكيلة كوراشين دولوميت في السخنة). إن هذا يزيد حسب رأي الباحث من أهمية دراسة تأثير العوامل المؤثرة في تحول المادة العضوية إلى فحوم هيدروجينية، ومن أهمها الحرارة والضغط والزمن الجيولوجي، والتي يتم من خلالها تمييز التشكيلات التي تعرضت لظروف مناسبة، أتاحت لها استغلال طاقاتها الكامنة في توليد الفحم الهيدروجينية، ومن ثم يصار إلى تأكيد أهمية، أو عدم أهمية، هذه التشكيلات من خلال دراسة جيوكيميائية لما تحتويه من مواد عضوية (نسبتها - نوعيتها - درجة نضجها وتحولها...) كمرحلة ثانية، وبالتالي تمييز التشكيلات التي يمكن أن تلعب دور الصخر المولد. لاشك بأن نتائج هذه الدراسات، يمكن أن تساهم بشكل فعال في مقارنة المواد العضوية المتحولة في الصخور المولدة، مع الفحم الهيدروجينية المتراكمة في المصائد النفطية المكتشفة (كمرحلة متابعة ثالثة للبحث)، وبالتالي معرفة علاقة هذه المواد مع التشكيلات المولدة، ومن ثم دراسة طريق هجرتها و..... الخ . من هنا فإنه انطلاقاً من أهمية تمييز التشكيلات ذات القدرة على توليد الفحم الهيدروجينية، ومن أن هذه العملية تعد من المسائل العلمية، والتطبيقية المهمة، التي تساهم مساهمة فعالة في عمليات البحث، والتقيب عن مكامن هذه الخامات المهمة، ومن أهمية تأثير كل من عوامل الحرارة والضغط والزمن الجيولوجي في إعادة تشكل المواد العضوية المحفوظة في الصخور الرسوبية، وتحولها إلى فحوم هيدروجينية، وبالتالي من أهمية دراسة دور كل من هذه العوامل منفردة ومجمعة، في تمييز التشكيلات، التي يمكن أن تلعب دور التشكيلات المولدة لهذه المواد، بأطوارها المختلفة، والتركيز عليها في الدراسات التالية، بينما يتم استثناء التشكيلات التي لا يمكنها أن تلعب هذا الدور (وذلك عند البحث عن التشكيلات المولدة وليس عن المكامن)، فقد قام الباحث انطلاقاً من معطيات واقعية من الآبار المحفورة في منطقة الدراسة، بتمييز التشكيلات، التي سمحت لها هذه العوامل باستغلال طاقاتها الكامنة

في توليد الفحم الهيدروجينية، واستثناء التشكيلات التي ما زالت لم تتعرض بعد، لظروف مناسبة لتوليد مثل هذه المواد، وذلك في تحت النطاقين التدمريين الجنوبي والشمالي، كلا على حدة.

دور العوامل الفيزيائية في تشكل الفحم الهيدروجينية

لا بد قبل التكلم عن نتائج الدراسة، من تناول التصورات الحديثة لدور العوامل المذكورة أعلاه في إعادة تشكل المواد العضوية المناسبة، وتحولها إلى فحوم هيدروجينية. إذا انطلقنا من العامل الذي يعطى عادة الدور الأهم في إعادة تشكل المواد العضوية المناسبة، وتحولها إلى فحوم هيدروجينية، وهو عامل الحرارة، وتطوره خلال الزمن الجيولوجي، فإننا نجد أنه على الرغم من وجود بعض الاختلافات في التفاصيل، إلا أن الباحثين يجمعون بشكل كامل تقريباً على أنه لكي تتشكل الفحم الهيدروجينية المختلفة، بدءاً من الصخور الرسوبية الحاوية طاقة كافية لتوليد هذه المواد، فإنه لا بد لهذه الصخور بما تحتويه من مواد عضوية مناسبة، من أن تتعرض خلال مراحل تطورها لتأثير درجات حرارة ملائمة، تقع ضمن مجال معين، تكون الصخور خارج حديه في حالة من اثنتين: إما لم تصل بعد إلى مرحلة التوليد، وما زالت تحتوي طاقتها الكامنة بانتظار الظروف المناسبة، وإما أنها قد تجاوزت هذه المرحلة، واستطاعت أن تستفيد من إمكانات في توليد هذه المواد.

ومع أن الآراء تختلف حول بداية، المجال الحراري ونهايته، الذي يميز الطور الرئيس لتولد النفط نجد أن، غالبية هذه الآراء لا تتجاوز حدي المجال، الذي وضعه فاسيوفيتش ن.ب (1975) من 60 إلى 150 س أي من بداية MK_1 ، وحتى بداية MK_3 ، فيعتقد تيسو مثلاً (1971) أن هذا الطور يبدأ تقريباً عند درجة حرارة 50 - 60 س وينتهي عند نحو 135 س أي من بداية MK_1 وحتى MK_3 ، بينما يرى فروست أ. ف أن هذا الطور يقع ضمن المجال 90 - 150 س.

ويعتقد فيستوفسكي أنه يقع ضمن المجال 90، 25 س. وإذا ما واصلنا عرض هذه الآراء نجد أن غالبيتها العظمى لا تتجاوز الحدود المذكورة أعلاه، التي وضعها فاسيوفيتش، والتي تقع ضمن المجال 60 - 150 س. وبالمقارنة مع القدرة الانعكاسية للفترينيت، نجد أن هذا المجال يتفق مع $R=0.5 - 1.35$ ، لكن الذي تبين فيما بعد، أن جميع هذه الآراء لم تعط الأهمية اللازمة لفروق الضغوط المطبقة على الصخور المتوضعة في الأعماق، أي أنها تتفق مع الحالة، التي يكون فيها شواذ الضغط الطبقي أقل من الواحد أو يساويه. لكن الضغط، كما هو معروف يزيد من انضغاط جزيئات المادة، لذا فإن قسماً كبيراً من الطاقة الحرارية المتوافرة يصرف من أجل التغلب على هذا الانضغاط، وبالتالي فإن وجود شواذات ضغط طبقيّة عالية سيزيد من درجة الحرارة اللازمة لتولد هذا أو ذاك النوع من أنواع الفحم الهيدروجينية، وهذا ما تأكد في الواقع العملي، بعد أن تم اكتشاف عدد من الأماكن النفطية، التي تقع ضمن توضعات تزيد حرارتها على 200 س (مثل تشكيلة فودفورد في الولايات المتحدة الأمريكية التي تتوضع على أعماق تزيد على 8000م، وتتعرض لدرجات حرارة نحو 226 س. كالينكوم ك-1987).

يعبر عادة عن شواذ الضغط الطبقي بالعلاقة $K_a = \frac{P_f}{P_h}$ ، حيث P_f هي القيمة

الحقيقية للضغط الطبقي، المقيس على عمق معين، و P_h هي قيمة الضغط الهيدروستاتيكي على العمق نفسه. وضمن هذا الإطار قام كل من يرمولكن وسوروكوفا وببيليفا (1986) اعتماداً على معطيات واقعية من مئات أماكن الفحم الهيدروجينية مختلفة الأطوار ، وموزعة في مناطق مختلفة من العالم، بإنشاء نموذج لأطوار تشكل هذه المواد، اعتماداً على تغير قيم شواذات الضغط الطبقيّة ودرجات الحرارة، وقد بين هؤلاء العلماء أن الدور الرئيس في إعادة تشكل المادة العضوية في حالة الشواذات الضغطية، التي هي أقل من الواحد أو تساويه، يعود إلى عامل الحرارة، والزمن الجيولوجي، أما عندما يزداد مقدار الشواذ الضغطي على القيمة المذكورة، فلا بد من إدخال عامل الضغط بالحسبان، مع العلم

بأن أكثر الظروف ملائمة لحدوث شواذات ضغط طبقية عالية توجد في الأقاليم التي تتميز بسرعة تراكم رسوبي عالية في أزمنة الكاينوزوي، وما بعدها.

أما بالنسبة لتأثير عامل الزمن الجيولوجي في تشكل النفط والغاز، فعلى الرغم من أن عدداً قليلاً من الباحثين (مثل نيروتشيف ن.ف. 1980، فيشميرسكي ف.س. 1980 وغيرهما) يعتقد بأن تأثير هذا العامل محدود جداً لدرجة أنه يمكننا إغفاله، إلا أن غالبية الباحثين (أمثال لوباتن 1978، سوكلوف 1965، تيسو 1967 و غيرهم) يرون أن المرحلة النهائية لتحول المادة العضوية تتأثر ليس فقط بدرجات الحرارة العظمى، التي تعرضت لها، وإنما أيضاً بطول الفترة الزمنية التي استمرت خلالها هذه المواد بالتعرض لدرجات الحرارة المناسبة لتشكل هذا، أو ذلك النوع من أنواع الفحم الهيدروجينية، ويرى هؤلاء الباحثون أنه يمكن للزمن الجيولوجي أن يعوض النقص في درجات الحرارة ولكن بشرط أن تكون هذه الدرجات قد تجاوزت حداً أصغرياً. غير أن باكروف أ.أ، رجكوف إ.ل، و سوروكوفي ي.ي بينوا فيما بعد أنه، على الرغم، من أن للزمن الجيولوجي تأثيراً مهماً جداً على تحول المادة العضوية، وتشكل الفحم الهيدروجينية، لكنه لا يستطيع أن يعوض النقص في درجات الحرارة اللازمة لتشكل هذه المواد، وأن تأثيره في أطوار تولدها ومناطقه، يحدث فقط عند درجات الحرارة المتصاعدة، وعندما يتوقف نمو هذه الدرجات، فإن تأثير الزمن الجيولوجي يصبح محدوداً جداً.

لابد، إذن، عند البحث عن التشكيلات الصخرية المولدة للفحوم الهيدروجينية في مقطع صخري، أو في حوض رسوبي، من دراسة التاريخ الجيولوجي للتطورات الحرارية، الذي خضعت له هذه التشكيلات، أو بعبارة أخرى تاريخ المعاناة الحرارية لهذه التشكيلات، وهذا ما يستوجب دراسة مخططات التطور الباليونكتوني، التي توضح تاريخ انغماس الطبقات الصخرية خلال الزمن الجيولوجي، ولا بد أيضاً لتحقيق هدف البحث من معرفة وجود، أو عدم وجود شواذ ضغط طبقية عالية، ومعرفة توزيع هذه الشواذات إن وجدت.

الدراسات والأعمال المنفذة

انطلاقاً مما سبق، وبهدف معرفة تأثير كل من عوامل الحرارة والضغط والزمن الجيولوجي (منفردة مجتمعة) في وجود التشكيلات التي يمكن أن تكون مولدة للفحوم الهيدروجينية في كل من تحت نطاق الطي التدمري الجنوبي، والشامي، وبالتالي تمييز التشكيلات التي يمكن أن تلعب دوراً مولداً لهذه المواد، إذا توافرت بقية الشروط اللازمة لذلك (مثل وجود المادة العضوية، نسبتها، نوعيتها الخ) أنجزنا ما يلي:

- إنشاء مخططات تغير الظروف الباليونكتونية في أماكن مختلفة، موزعة على طول كل من تحت النطاقين المذكورين، وذلك اعتماداً على معطيات واقعية من الآبار المحفورة فيهما (الأشكال من 2 إلى 13) .

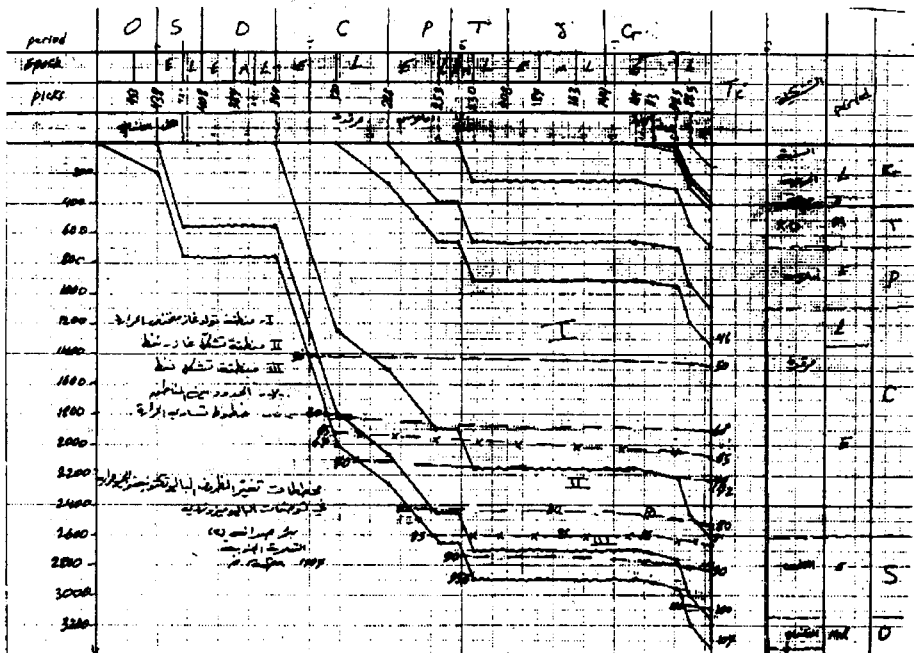
- حساب عوامل شواذ الضغط الطبقي للتشكيلات المخترقة على أعماق مختلفة، اعتماداً على معطيات واقعية عن الضغوط الطبقيّة المقيسة في هذه التشكيلات، حيث لم يتم اكتشاف وجود شواذات ضغط طبقيّة عالية في كل التشكيلات، التي تم الحصول فيها على قياسات للضغط الطبقي، فقد كانت قيم هذه الشواذات في جميع الحالات تقريباً أقل من الواحد أو تساويه، وقد تراوحت هذه القيم بين 0.91 في تشكيلة كوراشين دولوميت في بئر نجيب 101، و 1.09 في التشكيلة نفسها في بئر غرب السخنة. وبالتالي فإنه يجب التركيز عند البحث عن التشكيلات المولدة في منطقة الدراسة على كل من عاملي الحرارة، والزمن الجيولوجي، حيث أن الدور الرئيس في إعادة تشكل المادة العضوية، كما ذكر سابقاً في حالة شواذات الضغط الطبقيّة، التي هي أقل من الواحد أو تساويه يعود إلى هذين العاملين .

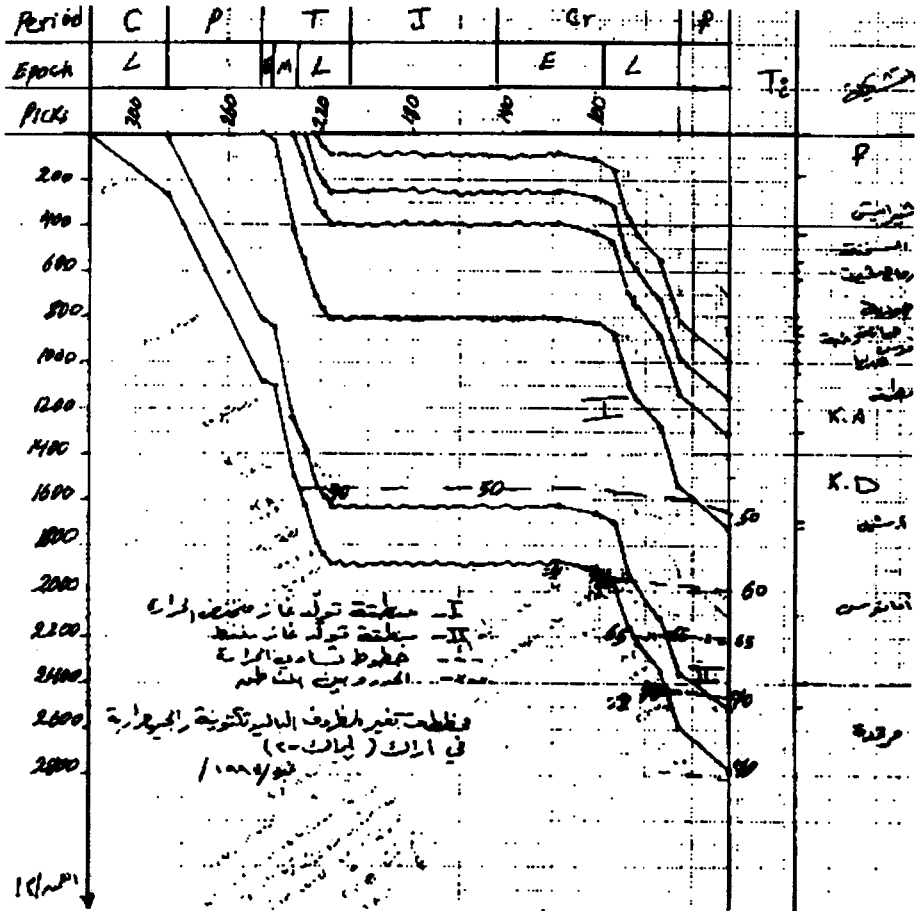
- دراسة الحرارة القديمة اعتماداً على طريقة فيسكوفسكي أ . يو (1984)، الذي بين أن النظام الحراري للتوضعات الرسوبية يتعلق بحرارة الركيزة، التي تتعلق حرارة سطحها بعمق توضعها، وعمر تصلبها، وزمن آخر انغماس رسوبي شديد تعرضت له.

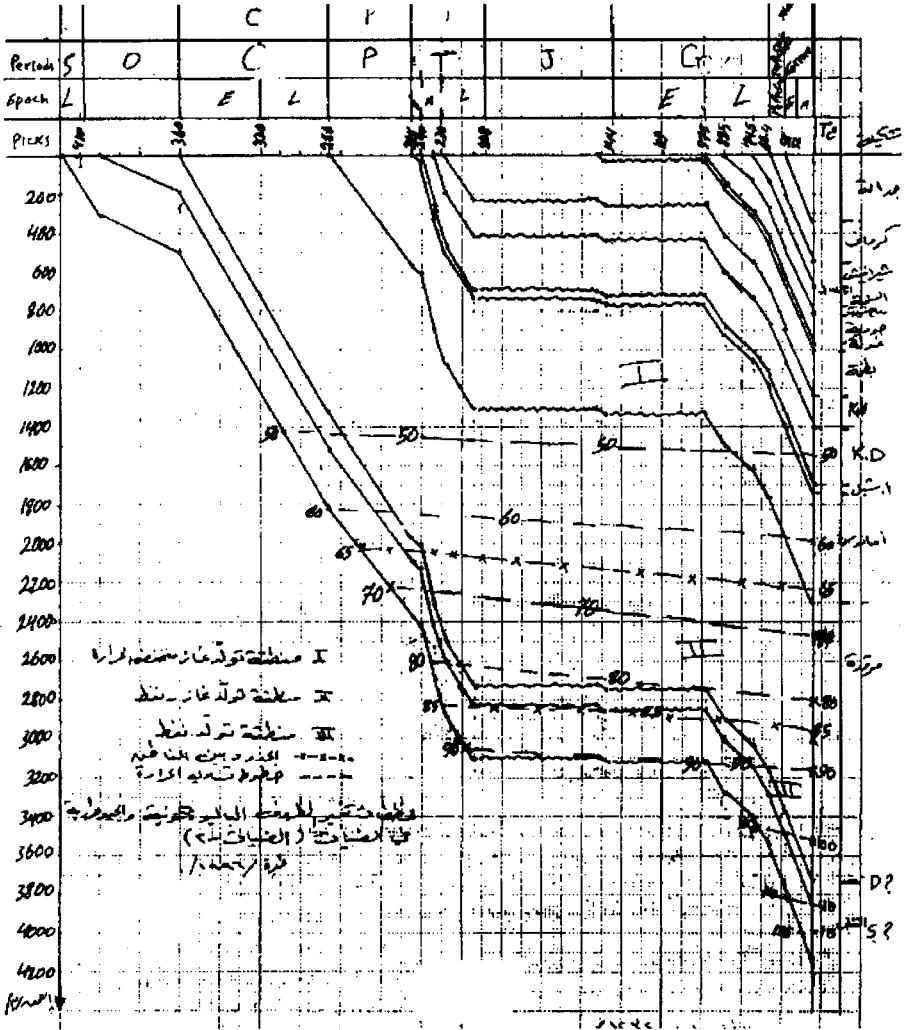
- اعتماداً على طريقة يرمولكن و سوروكوفا(1986)، و على طريقة فيسكوفسكي(1984) في دراسة الحرارة القديمة، وبالإستعانة بمخططات تغير الظروف

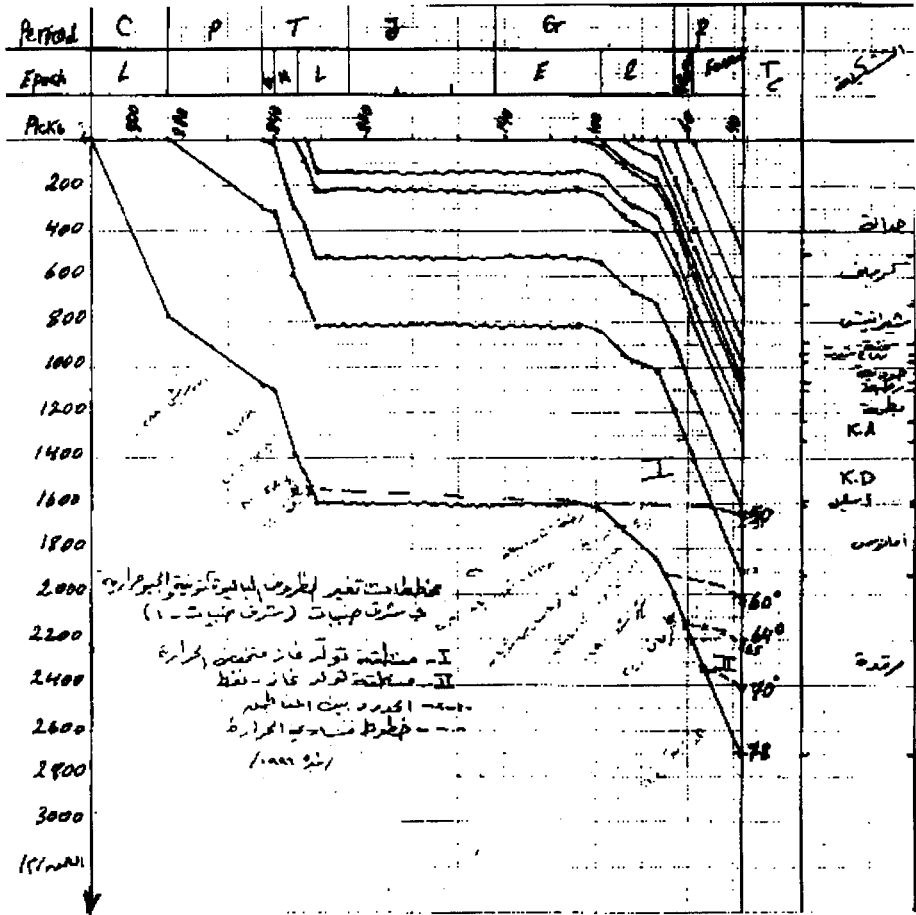
الباليوتكتونية، التي تم إنشاؤها، تم رسم خطوط تساوي الحرارة، وتقسيم مناطق الأطوار الرئيسية لتولد الفحوم الهيدروجينية إلى: منطقة تولد مبكرة لغاز منخفض الحرارة، منطقة توليد غاز-نפט، نفط، متكثفات وأخيرا منطقة تولد غاز.

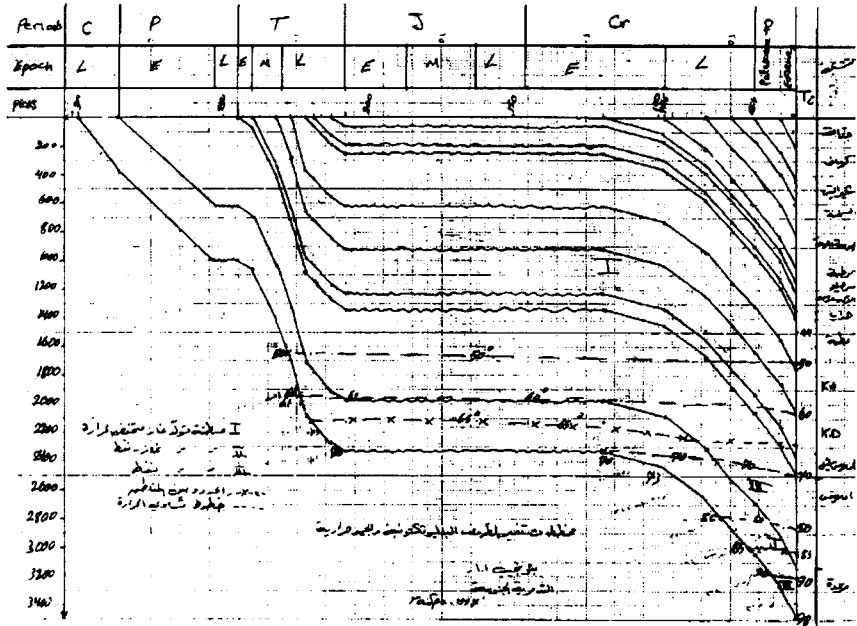
مخططات تغير الظروف الباليوتكتونية والجيولوجية في بعض الأماكن الموزعة على طول تحت نطاق الطي التدمري الجنوبي (من 2 إلى 8)، وتحت نطاق الطي التدمري الشمالي (من 1 إلى 13)



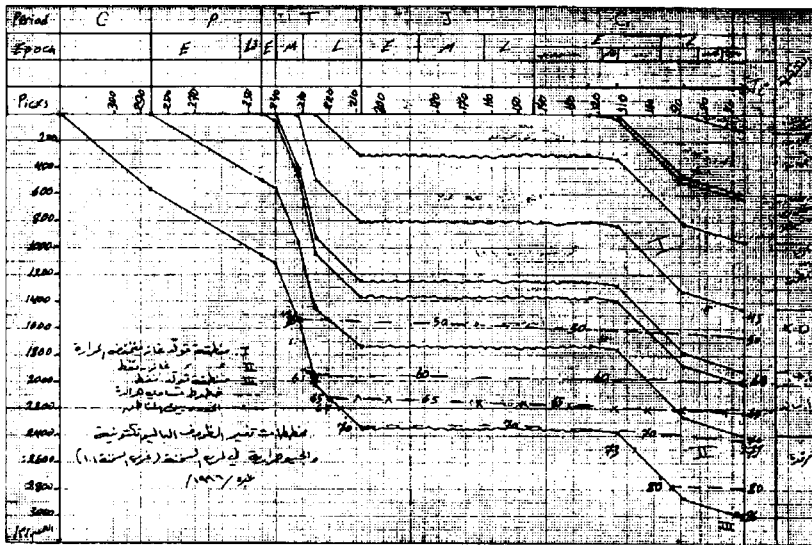




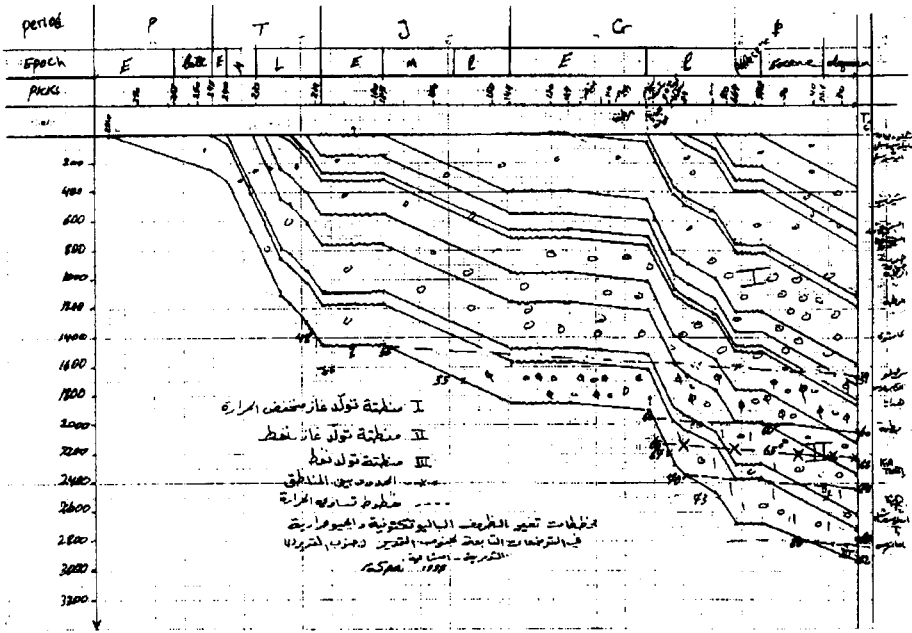


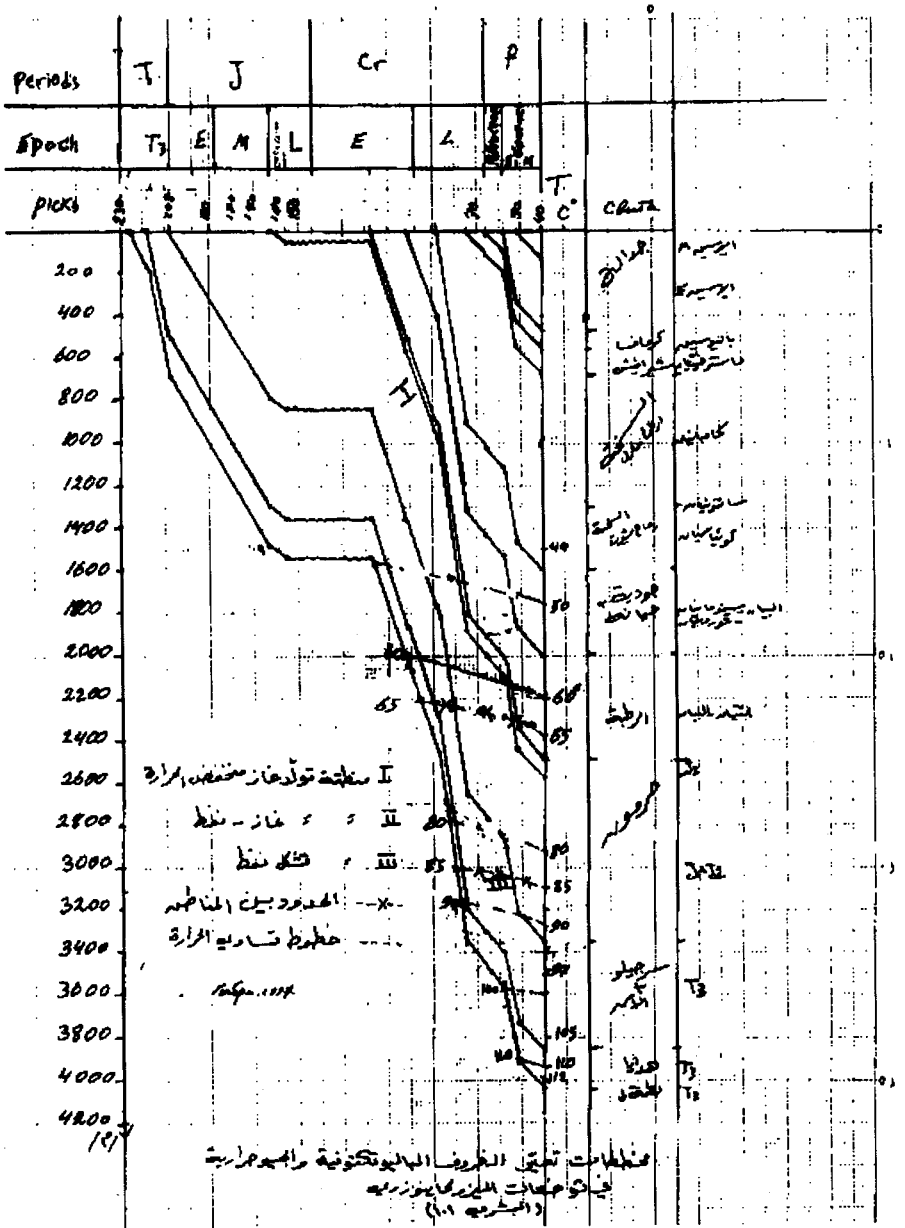


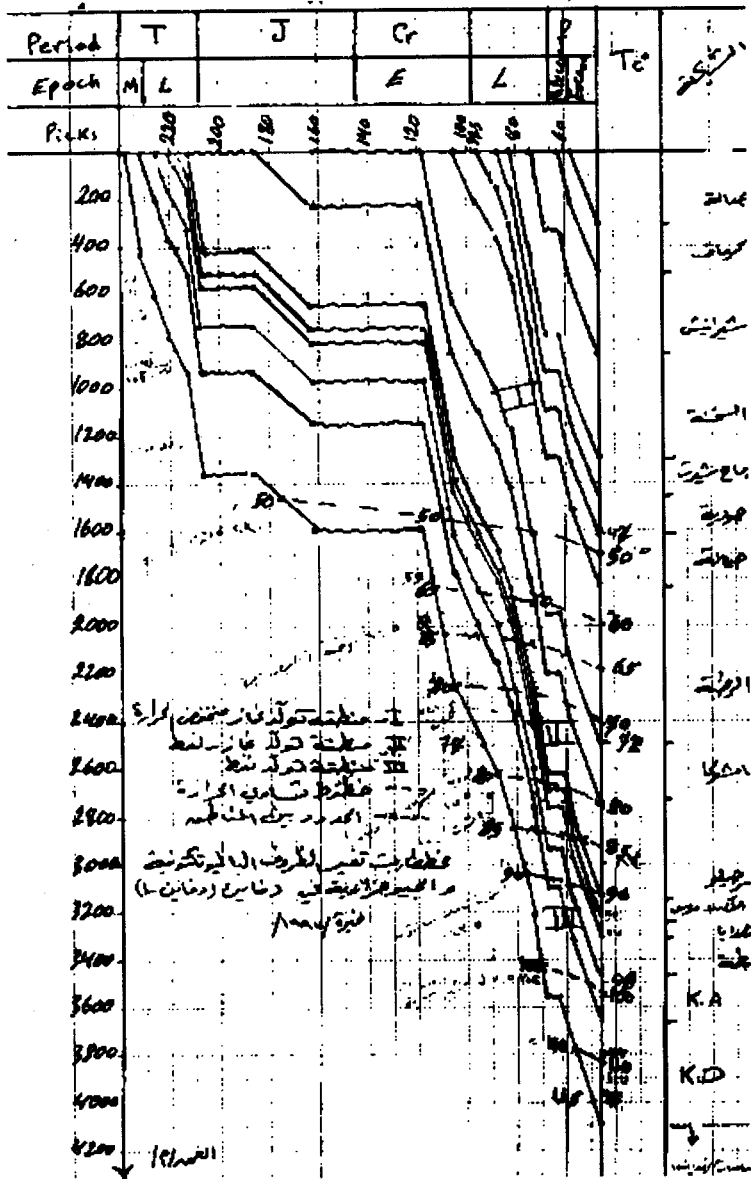
-7-



-8-







- بعد رسم خطوط تساوي الحرارة، التي توضح بشكل أكيد المناطق، التي لم تدخل بعد في طور تشكيل النفط، وتعطي فكرة أولية عن توزع الأطوار في بقية المناطق، كان لابد من التأكد من تأثير عامل الزمن الجيولوجي في حالة الحرارة المتصاعدة، لذلك فقد قام الباحث اعتمادا على طريقة لوباتن بدراسة دليل حرارة - الزمن الجيولوجي، حيث تم التوصل إلى النتائج الموضحة بالجدولين 1 و2.

مناقشة النتائج

بناء على معطيات الدراسة السابقة ، فقد تم التوصل إلى النتائج التالية :

1-4 - في منطقة تحت نطاق الطي التدمري الجنوبي تبين مايلي:

1- ما زالت صخور الترياسي ، والصخور المتوضعة فوقها لم تصل بعد إلى الطور الرئيس لتوليد النفط، أو هي في نقطة البداية تماما في بعض الأماكن (مثل في نجيب 101)، ولا يمكن أن تكون قد لعبت دورا مهما في هذا المجال حتى الآن ، إذ نجد أن أعلى حرارة تعرضت لها رسوبيات الترياسي لم تتجاوز الـ 70 س (وذلك في تشكيلة أمانوس شيل في بئر نجيب 101)، فهي مازالت في مرحلة توليد الغاز منخفض الحرارة، مع العلم بأن قيمة دليل حرارة الزمن الجيولوجي لهذه التشكيلة في البئر المذكورة لا تتجاوز الأربعين، وهذا يؤكد أنها لم تصل إلى الطور الرئيس لتوليد النفط بعد.

2- لم تصل تشكيلة أمانوس التابعة للبرمي إلى الطور الرئيس لتوليد النفط في معظم المناطق، أو هي في نقطة البداية تماما في بقية المناطق ، فأعظم حرارة تعرضت لها هذه التشكيلة (في بئر نجيب 101) لا تتجاوز 80 - 87 س، بينما كانت قيمة دليل حرارة الزمن الجيولوجي هنا نحو (102) أي أن التشكيلة في هذه المنطقة تقع في بداية الطور الرئيس لتوليد النفط، بينما قيمة هذا الدليل في بقية المناطق لا تتجاوز الـ (75)، أي أن التشكيلة فيها لم تصل بعد إلى الطور الرئيس لتوليد النفط .

3- تقع تشكيلة مرقدة التابعة للكربوني في الطور الرئيس لتوليد النفط ، ويختلف مكانها في هذا الطور من منطقة إلى أخرى، ففي بعض المناطق نجدها في بدايات الطور (مثل في اراك2)، أو أنها حتى قد تجاوزت هذه المرحلة وهي تقع الآن في مرحلة

التوليد الأعظمي منه (مثل في صوانة 2 ، نجيب 101)، ويمكن أن تكون قد تجاوزت هذه المرحلة، وهي تقع الآن في مرحلة التوليد والعطاء الأعظمي إلى الصخور الخازنة (مثل في ضبيات 2)، وبالتالي فإنه يمكن لهذه التشكيلة أن تكون قد لعبت دورا ما في توليد النفط الموجود في منطقة الدراسة، وهي مستمرة في لعب هذا الدور في الزمن الحالي.

الجدول -1- دليل حرارة - زمن جيولوجي لبعض التشكيلات الصخرية في - تحت نطاق الطي التدمري الجنوبي

البئر	التشكيلة	العمر	العمق / م /	دليل الحرارة - زمن جيولوجي
صوانة-2	مرقدة	كربوني	2590 - 1083	158
=	تتف	سيلوري	3150 - 2590	362
=	أفندي	أردوفيشي	3350 - 3150 (نهاية الحفر)	489
أراك-2	أمانوس	برمي	2522 - 1707	82
=	مرقدة	كربوني	2790 - 2522	133
هيل-1	أمانوس	برمي	2468 - 1900	32
=	مرقدة	كربوني	3026 - 2468	102
ضبيات-2	أمانوس	برمي	2325 - 1753	44
=	مرقدة	كربوني	3650 - 2325	224
=		ديفوني	3840 ~ 3650	325
=	التتف	سيلوري	4058 - 3840 (نهاية الحفر)	546
شرق ضبيات-1	مرقدة	كربوني	2400 - 1916 (نهاية الحفر)	105
غرب السحنة-101	أمانوس	برمي	2380 - 2020 ~	75
=	مرقدة	كربوني	3000 ~ 2380 (نهاية الحفر)	160
نجيب-101	أمانوس	برمي	3120 - 2490	102
=	مرقدة	كربوني	3490 - 3120	174

غبرة - دراسة تأثير عوامل الحرارة، الضغط والزمن الجيولوجي في التوضعات الصخرية في نطاق ...

الجدول 2- دليل حرارة - الزمن الجيولوجي لبعض التشكيلات الصخرية في - تحت نطاق الطي التدمري الشمالي.

البئر	التشكيلة	العمر	العمق م /	دليل حرارة-زمن جيولوجي
شمال الحسين	أمانوس	البرمي	2590 - 2317	56
=	أعلى مرقدة	الكربوني		66
جنوب القدير-1	كوراشين دولوميت	ترياسي أوسط	2590- 2317	80
=	أمانوس شيل	ترياسي أسفل	2851 - 2780	121
=	أمانوس	البرمي	3050 - 2815	199
دفاين - 1	كامشوكا	الجوراسي	2726 - 2496	40
=	سرجيلو	ترياسي علوي	3151 - 2726	77
=	الآن-موس	=	3253 - 3151	85
=	هدايا	=	3312 - 3253	131
=	بطمة	=	3473 - 3312	142
=	كوراشين أنهدريت	= + علوي	3667 - 3472	179
=	كوراشين دولوميت	ترياسي أوسط	4100 - 3367	336
غرب الرسم-1	كامشوكا	جوراسي	2800 - 1680	103
=	الآن-موس	ترياسي علوي	2860 - 2800	120
=	هدايا	=	2925 ~ 2860	127
=	بطمة	=	3100~ 2925	142
=	كوراشين أنهدريت	=+ أوسط	3280 - 3100	241
=	كوراشين دولوميت	ترياسي أوسط	3700 ~ 3280 (نهاية الحفر)	292
البشري-101	حرمون	جوراسي	3350 ~ 2500	122
=	سرجيلو-الآن	ترياسي علوي	3840 ~ 3350	266
=	بطمة-هدايا	=	4040 ~ 3840	289

4-2 في منطقة تحت نطاق الطي التدمري الشمالي تبين مايلي:

1 - دخلت توضعات الجوراسي في بعض الأماكن (في أقصى الطرفين الشمالي الشرقي، والجنوبي الغربي) في مرحلة توليد غاز - نפט، أو في بداية مرحلة طور النفط، بينما ما زالت هذه التوضعات تقع في طور توليد غاز منخفض الحرارة في بقية الأماكن، حيث أن درجات الحرارة العظمى، التي عانت منها تتراوح بين 70 و90 س (مثل في منطقة البشري)، وقد بلغت قيمة دليل حرارة - الزمن الجيولوجي لتشكيلة الحرمون في هذه المنطقة نحو 122 ، بينما كانت قيمة هذا الدليل، وكذلك مقدار الحرارة العظمى، التي عانت منها توضعات الجوراسي في بقية الأماكن، أقل بكثير من القيم المذكورة أعلاه، وبالتالي فإنه، اعتماداً، على عوامل الحرارة، والضغط، والزمن الجيولوجي لا يمكن عد توضعات الجوراسي، والتوضعات الأحدث منها عمراً، قد لعبت دوراً مهماً في توليد النفط، وبقية الفحم الهيدروجينية في هذا الجزء من نطاق الطي التدمري ، أي أنه يمكن استنتاجها من التشكيلات المولدة .

2 - تقع كل من تشكيلة البطمة، والتشكيلات الأحدث منها (هدايا - موس - الآن - سرجيلو)، العائدة إلى الترياسي العلوي في الطرفين الشمالي الشرقي، والجنوبي الغربي من هذا الجزء، في بداية الطور الرئيس لتوليد النفط ، ما عدا منطقة البشري، فإنها تقع في مرحلة التوليد الأعظمي من هذا الطور ، أي أنها تقوم خلال الزمن الحالي باستغلال طاقاتها الكامنة في هذه الأماكن، ولكن بأشكال متفاوتة من منطقة إلى أخرى .

أما في بقية أماكن هذا الجزء من نطاق الطي التدمري، والتي تشكل المساحة العظمى منه، فإن التشكيلات المذكورة ما زالت لم تصل بعد إلى الطور الرئيس لتوليد النفط، وهي تقع الآن إما في مرحلة غاز منخفض الحرارة، أو في بدايات مرحلة توليد غاز-نفط (فأعظم درجة حرارة تعرضت لها تشكيلة البطمة مثلاً في جنوب القدير، وفي شمال الحسين لا تتجاوز 62 س).

اعتماداً على ما سبق فإنه لا يمكن القول إن هذه التشكيلات قد لعبت دوراً مهماً في توليد الفحم الهيدروجينية في المنطقة، مع العلم بأنها يمكن أن تكون قد قامت بهذا الدور، ولكن بشكل محدود جداً في بعض الأماكن (مثل البشري).

3 - استطاعت كل من تشكيلتي كوراشين انهدريت، وكوراشين دولوميت، التابعتين لكل من الترياسي الأعلى والأوسط في الطرفين الشمالي الشرقي، والجنوبي الغربي من هذا الجزء، أن تستغلا جزءاً مهماً من إمكاناتهما الكامنة في توليد النفط، فوجد مثلاً أن تشكيلة كوراشين دولوميت قد تجاوزت مرحلة القمة في الطور الرئيس لتوليد النفط، وكذلك مرحلة العطاء الأعظمي، إلى الصخر الخازنة في كل من دفاين 1، وبشوي 101، وغرب الرسم 101 .

لكن هاتين التشكيلتين لم تصلا بعد في أواسط السلسلة إلى الطور الرئيس لتوليد النفط، أو أنهما ما زالتا في بداية هذا الطور تماماً. وهكذا فإنه اعتماداً على ما سبق، يمكننا القول إن كلاً من تشكيلتي كوراشين انهدريت، وكوراشين دولوميت قد استطاعت لعب دور ما في توليد الفحم الهيدروجينية في الطرفين الشمالي الشرقي، والجنوبي الغربي، بينما هما ما زالتا بانتظار الظروف المناسبة للعب هذا الدور في بقية الأماكن.

4 - يمكن للتشكيلات التابعة للبايوزوي أن تكون قد استغلت معظم، أو كل إمكاناتها الكامنة في توليد النفط، وبخاصة في الطرفين الشمالي الشرقي، والجنوبي الغربي، أما في أواسط السلسلة فنجد أن مقدار استغلالها لهذه الإمكانات يختلف في حدود مساحية ضيقة جداً، فبينما نجد مثلاً أن تشكيلة أمانوس التابعة للبرمي في جنوب القدير - 1 تقع الآن في قمة مرحلة توليد النفط، والعطاء الأعظمي إلى الصخور الخازنة (دليل حرارة - زمن جيولوجي = 199) نجد أن تشكيلة مرقدة التابعة للكربوني في منطقة شمال الحسين القريبة مازالت في بدايات الطور الرئيس لتوليد النفط، أي أنها ما زالت لم تستغل إلا جزءاً يسيراً من إمكاناتها في توليد هذه المادة .

الخاتمة

نستنتج مما سبق أن التشكيلات التي يمكن أن تكون قد لعبت الدور الأهم في توليد النفط في تحت نطاق الطي التدمري الشمالي، هي تلك التي تعود إلى الترياسي الأوسط، وإلى الباليوزوي بشكل عام؛ أما في تحت النطاق الجنوبي، فإن التشكيلات التي يمكن أن تكون قد قامت بهذا الدور، فهي تلك التي تعود إلى أعمار أقدم من البرمي، حيث يمكن البحث في هذه التشكيلات عن الصخور المولدة (وذلك من خلال البحث عن بقية الشروط الواجب توافرها في الصخور المولدة)، ويمكن إذا توافرت الشروط اللازمة لتراكم الفحم الهيدروجينية في هذه التشكيلات، أو التشكيلات المجاورة أن تتواجد بها مكامن مهمة. من جهة أخرى، فإنه يمكن متابعة البحث الجيوكيميائي في هذه التشكيلات، وذلك بهدف التأكد من وجود، أو عدم وجود علاقة بين المادة العضوية فيها، وتراكمات الفحم الهيدروجينية في المكامن الموجودة في المنطقة، وبالتالي متابعة طريق هجرة هذه المواد إلى المصائد، لتسهيل عمليات البحث والتنقيب عنها. أما بالنسبة لبقية التشكيلات التي هي أحدث من مرقدة في الجنوبية، ومن كوراشين دولوميت في الشمالية، فهي لم تصل بعد إلى الطور الرئيس لتوليد النفط، أو أنها تقع في بدايات هذا الطور، وبالتالي فإنه من وجهة نظر الباحث، لا داعي للبحث ضمن هذه التشكيلات عن صخور مولدة، وإذا وجدت فيها مكامن فحوم هيدروجينية، فإنه يمكننا عدّها من أصل مهاجر.

المراجع

- التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر الهيل-1 - الشركة السورية للنفط، 1978
التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر أراك-2 - الشركة السورية للنفط، 1992
التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر ضبيبات-2 - الشركة السورية للنفط، 1992
التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر ضبيبات-1 - الشركة السورية للنفط، 1992
التقرير المخبري لبئر الصوانة-2 - الشركة السورية للنفط، 1995
التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر نجيب-101 - الشركة السورية للنفط، 1992
التقرير المخبري لبئر غرب السخنة-101 - الشركة السورية للنفط، 1995
التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر جنوب القدير-1 - الشركة السورية للنفط، 1995
التقرير الستراتيغرافي والبتروغرافي لبئر دفاين-1 - الشركة السورية للنفط، 1995
التقرير المخبري لبئر غرب الرسم-101 - الشركة السورية للنفط، 1995
التقرير المخبري لبئر البشري-101 - الشركة السورية للنفط، 1996
التقرير المخبري لبئر شمال الحسين-1 - الشركة السورية للنفط، 1996

The Geology Of Syria. Part-1 V. P. Ponikarov, V.G. Kazmin, et al Technoexport, 1967 (ministry of geology , USSR).