

## الفصل الثاني

### ٤-٤ سايرة المقاومية المضاعفة التعويضية

#### : Compensated Dual Resistivity

إن سايرة المقاومية المضاعفة التعويضية (CDR) عبارة عن سايرة اتشار كهرمغناطيسية تستخدم لتنفيذ قياسات المقاومية للطبقات أثناء الحفر .

نرودنا سايرة المقاومية المضاعفة (CDR) بقياسين للمقاومية مع خصائص أو مميزات جديدة . وقد تم تدقيق هذه الميزات بالنموذج النظري ، بتجارب الاختبار السطحية وبالأمثلة المسجلة .

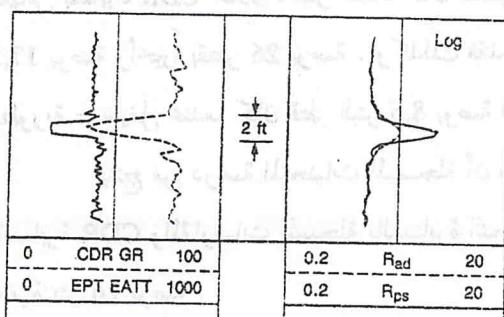
وأنسيرة CDR جهاز اتشار كهرمغناطيسى يعمل بتردد (2 MHZ) ، يركب داخل وصلة حفرة (Drill collar) . تجوى وصلة الحفر على أجهزة حساسة قوية ودارات إلكترونية معايدة . وتكون طبيعة القياس في حفرة البتر ذات نظام تعويضي حيث يتطلب مرسلان ومستقبلان . يتعاقب المرسلان على إرسال الأمواج الكهرمغناطيسية ، ويتم قياس الإزاحات الطورية والتخامدات المرجحة بين المسجلين ، ثم يوحد متوسط القياس . تحوال أو تدور الإزاحة الطورية إلى قياس ضحل للمقاومية ( $R_{ps}$ ) بينما يدور قياس التخامد إلى قياس عميق للمقاومية ( $R_{sd}$ ) .

تصف السايرة CDR بعدة خصائص جديدة ذات أهمية خاصة ، نذكرها على التحول التالي :

-  $R_{ps}$  ،  $R_{sd}$  : يسمح هذان القياسان بتعيين الغزو خلال الحفر ، وتكون قطرار السير (استجابة 50%) في حالة طبقة ذات مقاومية 1 أرم. متر بالنسبة لقياس  $R_{ps}$  (30 بوصة) ولقياس  $R_{sd}$  (50 بوصة) .

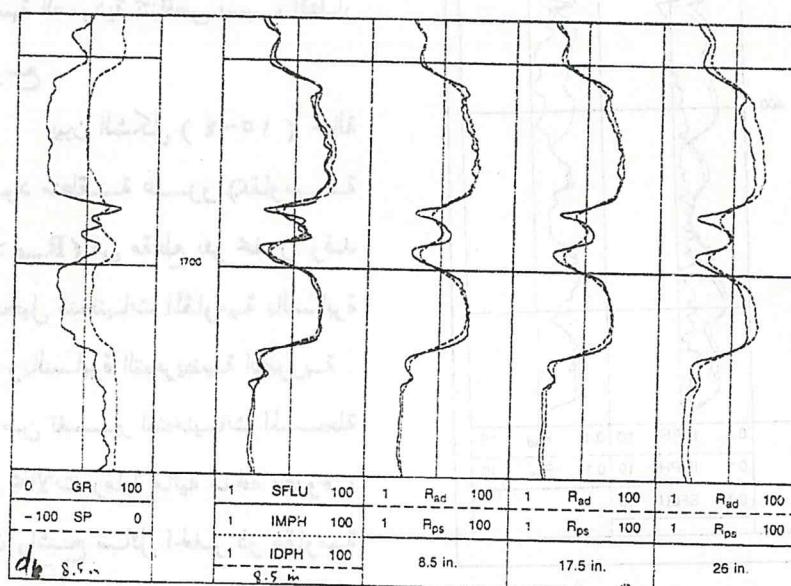
- القياسان  $R_{ps}$  ،  $R_{sd}$  غير حساسين لحجم حفرة البتر ولمقاومة سائل الحفر وذلك في حفر الآبار ذات الجدران المستوية وعند وجود تباين واضح بين مقاومية سائل الحفر ومقاومة الطبقة يصل حتى 1:100 . وفي مثل هذه الشروط تكون قيم التصحيمات بالنسبة لتأثير حفرة البتر صغيرة جداً ولهذا تهمل .

ويمكن توضيح خصائص سايرة CDR بصورة أفضل بالقياسات الحقلية . يبين



شكل ٤-١٣ : مقارنة بين قياسات CDR وقياس EPT مقابل طبقة رقيقة .

الشكل (٤-١٣) الاستجابات العمودية بالنسبة لـ  $R_{ps}$  ،  $R_{ad}$  ، حالة وجود طبقات رقيقة جداً ، وغير ناقلة ، وفي شروط حفرة بتر ذات قطر 8.5 بوصة وعند استخدام سائل حفر ذي أساس نفطي . تبين المحننات  $R_{ps}$  ،  $R_{ad}$  ، EPT حدود طبقة بشحنة من مرتبة 2 قدم



شكل ٤-١٤ : مقارنة بين تسجيلات CDR وتسجيلات PHASOR- SFL أملأ مجال قليل العمق (شمبلر جير) .

وتكون أيضاً تأثيرات حفرة البتر أصغرية ، في حالة استخدام سوائل الحفر العذبة وحتى في حالة الحفر الراسعة القطر . ويمكن توضيح ذلك من التسجيلات التي تمت باستخدام

السايرة CDR في بتر محفور بدقة ذات أقطار مختلفة الشكل (١٤-٤) . وقد تم تنفيذ القياس بسايرة CDR خلال الحفر عندما كان قطر البتر 8,5 بوصة ، ثم عندما كان قطره 17,5 بوصة وأخيراً بقطر 26 بوصة . وكذلك فقد تم تنفيذ قياس بواسطة السايرة التحريرية الطورية - سيفل عندما كان قطر البتر 8,5 بوصة للمقارنة .

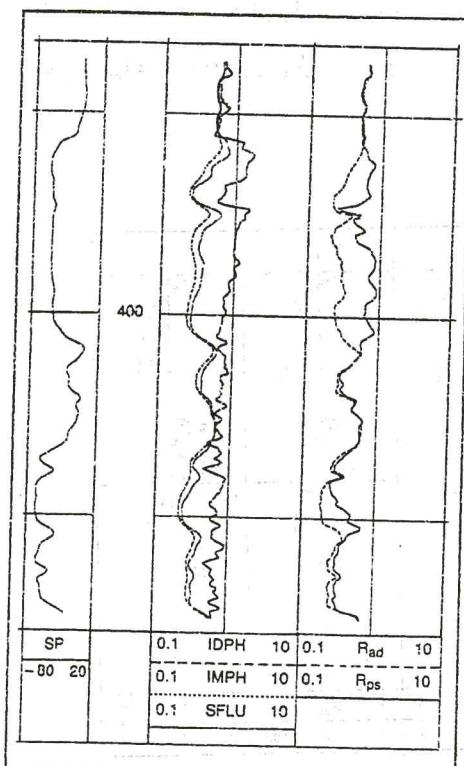
يتضح من دراسة المحننات المسجلة أن هناك تواافق جيد بين المقاوميات المسجلة بالسايرة CDR والمقاوميات المسجلة بالسايرة التحريرية الطورية - سيفل ، حتى في حالة حفرة بتر 26 بوصة .

يتم قراءة المقاومة الحقيقة من القياس  $R_{ad}$  حتى في حالة قطر البتر أكبر من 26 بوصة ، ومع ذلك فإن  $R_{ps}$  أكثر حساسية لحفرة البتر ، وأن الحساسية العمودية تتناقص بسبب ارتفاع أبار أوسع .

بين الشكل (١٥-٤) حالة وجود منطقة غزو (مقاومة  $R_{mf} > R_w$ ) من مقطع بتر محفور وقد تم تسجيل محننات المقاومة بالسايرة CDR وبالسايرة التحريرية الطورية .

يتبيّن من تفسير المحننات المسجلة وجود بحالت رملية مائية مالحة مغروزة ، وبما أن راشح سائل الحفر ذو مقاومة أكبر من مقاومة المياه الطبيعية ، فإن شكل ١٥-٤ : مقارنة بين قياسات

المقاومة IMPH أعلى قيمة من مقاومة IDPH العميق .  
لتوضيح مقطع الغزو .



وتفتهر منحنى المقاومة المسجلة بالسايرة CDR ملامح مشابهة عندما تم التسجيل خلال الحفر . وعلى طول المجال العلوي الرملي ، نقرأ  $R_{ps}$  بقيمة أعلى من قيمة  $IDPH$  ، وقريبة من  $SFLU$  . ومع ذلك ، فإن قراءات  $R_{ad}$  قريبة من قيم المقاومة  $IDPH$  المسجلة مقابل الرمال المتأثرة بالغزو . لقد تم تسجيل القياسات بالسايرة CDR بعد 20-5 دقيقة من حفر الطبقات ، بينما تم تسجيل القياسات التحريرية الطورية والـ  $sp$  بعد ثلات أيام من حفر الطبقات وبحالة البحر المفتوح .

لقراءة القيم المسجلة على السايرة CDR ، نلاحظ أن هناك تباينات كبيرة في المسافة المسجلة على السايرة ، مما يزيد من صعوبة القراءة . في الواقع ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة على نفس السطح ، ولكن ، في الغالب ، لا يختلف التباين بين القراءات كثيراً .

\*\*\*\*\*

لذلك ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع ، ولكن ، في الغالب ، لا يختلف التباين بين القراءات كثيراً . في الواقع ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة على نفس السطح ، ولكن ، في الغالب ، لا يختلف التباين بين القراءات كثيراً .

لذلك ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع ، ولكن ، في الغالب ، لا يختلف التباين بين القراءات كثيراً .

- مثل الماء ، على السطح ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع .

- مثل الماء ، على السطح ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع .

- مثل الماء ، على السطح ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع .

- مثل الماء ، على السطح ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع .

لذلك ، يمكننا إيجاد قراءات مختلفة في نفس الموقع ، ولكن ، في الغالب ، لا يختلف التباين بين القراءات كثيراً .

## الباب الخامس

### التفسيرات النوعية والكمية للقياسات الجيوفيزياتية البرية

#### Qualitative and Quantitative Logs Interpretation

إن تعين طبيعة التشكيلات الجيولوجية المضورة بالآبار ، بالإضافة إلى تعين وجود بعض المواد المفيدة في المقطع البري المسبور ، لا يمكن أن يتم بشكل عام على أساس طريقة سير جيوفيزياتي بيري وحيدة . وفي حالات خاصة فقط ، فإن مشكلة تقويم التشكيلات الجيولوجية يمكن أن تحل بشكل كامل على أساس معطيات طريقة جيوفيزياتية ما عندما تتصف هذه التشكيلات بمعايير فزيائية مختلفة بوضوح ( مثل المقاومة ، الکمون الذاتي ، الإشعاعية ، سرعة الانتشار ... إلخ ) . وهذا فإن دراسة متكاملة تتم على أساس استخدام جميع المعطيات الجيوفيزياتية البرية ، أو استخدام مركب للمعلومات الحصول عليها من الطراائق الكهربائية ، الإشعاعية ، الصوتية ... إلخ ، تهدف لتحديد الطبقات أو التشكيلات الجيولوجية وتعيين خصائص الطبقات التي تحتوي على مواد مفيدة مختلفة ( نفط ، غاز ، كربون ، معادن ..... إلخ ) .

إن الاستخدام المركب أو المتكامل للمعطيات الجيوفيزياتية يمكن أن يتم فقط في المناطق التي تستند فيها الوثائق الجيولوجية على المعطيات الجيوفيزياتية فقط . ونقصد بالتقويم المركب أو المتكامل للطبقات بشكل عام ، تعين الملامح والمعايير التالية :

- فصل الطبقات على أساس ليثولوجي وتعيين وضعيتها التركيبية .
- تحديد الطبقات المسامية - النفروذية وتقويم خصائص الصخور الخازنة .
- تمييز المواد الفلزية المفيدة - نفط ، غاز ، كربون ، فلاترات معدنية ... إلخ .
- تعين النسب الحجمية للمواد الفلزية المفيدة والتركيب الفلزى الصخري .

والتفسير الجيولوجي المركب للمعطيات الجيوفيزياتية البرية ، كما في حالة كل طريقة بمفردها ، يأخذ بالاعتبار المفاهيم النوعية والكمية لتفسير القياسات الجيوفيزياتية المنفذة في الآبار .

## **الفصل الأول**

### **التفسيرات النوعية**

#### **١-١-٥ فصل الطبقات وفق الطبيعة الليثولوجية :**

يعتمد فصل الطبقات وفق الطبيعة الليثولوجية على أشكال المنحنيات التي تظهر أو تعكس من خلالها الطبيعة الليثولوجية ذات قيم المعايير الفيزيائية المختلفة . ويجب أن نأخذ بالاعتبار بعض الخصائص مثل : القيم العددية للمعايير المسجلة ، إشارة أو اتجاه الشلول ذات أشكال المنحنيات عند الحدود الفاصلة بين الطبقات مختلفة المعايير ، وكذلك التحليل المركب للمنحنيات المسجلة التي تتوفر . وقد تم ذكر المبادئ التي يعتمد عليها التفسير الجيولوجي للقياسات الجيوفизيائية البترية في إطار كل طريقة مستخدمة .

#### **٢-١-٥ تعين وضعية الطبقات :**

يفهم من خلال تعين وضعية الطبقات ، تعين السماكة ، تحديد الحدود الفاصلة وميل واتجاه الطبقات . وقد تم توضيح طريق تعين السماكة عند شرح الطرائق الجيوفزائية البترية بشكل منفرد . ومع ذلك يمكن توضيح بعض العناصر وهي :

- يجب أن يتم تعين الحدود الطبقية والسماكة وفق المنحنيات التي يكون فيها المعيار الفيزيائي للطبقه متصفاً بفرق واضح وحيد عن معيار الطبقات المجاورة . وعند استخدام تسجيلات لمعايير فيزيائية متعددة ، يصبح بالإمكان الحصول على معلومات تفصيلية أكثر ودقة أكبر .

- إن السماكة الحصول عليها من المنحنيات الجيوفزائية تمثل السماكة الظاهرية للطبقات ، ومن أجل تعين السماكة الحقيقية للصخور الخازنة يجب أن يوحد بالاعتبار ميل الطبقات (قياس الميل ) ، وميل البتر من معطيات الحرف البر .

#### **٣-١-٥ فصل الطبقات المسامية - التفروذة :**

عند السير الجيوفزائي للأبار الحفورة من أجل تعين وحدود الطبقات النقطية والغازية ، يعتبر فصل الطبقات المسامية - التفروذة ضمن التعاقب الطبقي المحفور ، ذي أهمية

خاصة تكون هذه الطبقات تكون الخزان الطبيعي لتجمع الميدرو كربونات .  
ويفهم من الفصل تحديد طبقة مسامية - نفوذة ( رمال ، حجر رملي ) موجودة  
بين طبقات غير نفوذة ( غضار ، مارن ) أو تحديد مجالات أو نطاقات مسامية - نفوذة توحد  
في طبقات ذات طبيعة ليثولوجية واحدة ، أو تعين نطاقات مشقة ، كسور في طبقات  
متراصة ، كما في حالة الطبقات الكربوناتية .

وتزداد دقة تعين الطبقات المسامية - النفوذة عند استخدام عدة منحنيات لمعايير  
فيزيائية مسجلة أمام نفس الطبقات . وإذا أخذنا بالاعتبار مجموعة الطرائق الجيوفيزيائية البصرية  
المطلقة حالياً ، فيمكن تعين الطبقات المسامية - النفوذة كما يلي :

١- الشذوذات الكهروسلبية الملاحظة على منحني  $\text{sp}$  ( $R_{mf} > R_w$ ) بالنسبة لخط  
الغضار أو الطبقات الكثيمة ، والشذوذات العكسية الموجبة ( $R_w > R_{mf}$ ) بالنسبة  
لخط الغضار .

٢- التفريق النوعي بين منحنيات المقاومة المسجلة بأجهزة قياس ذات عمق سير مختلف  
حيث يكون  $R_1 \neq R_{20}$  .

٣- الفصل المرحبا والسائل على منحنيات الميكرونوغ الحصول عليها مع قياس تغير قطر  
البئر الذي يشير إلى قطر أقل من القطر الأولي للدفاق .

٤- قيم منخفضة على منحنيات الإشعاع الطبيعي ، شريطة أن المادة الصخرية لا تحتوي  
فلزات مشعة جداً . ويجب الأخذ بعين الاعتبار بعض الاستثناءات وهي : الرمال  
والحجر الرملي الفلوجيني ، مونازيت ، وتلك الفوسفاتية والكلس المشقق والتكميف  
الحاوي على فلزات اليورانيوم . وبالنسبة لأغلب الحالات المصادفة فإن ازدياد الإشعاعية  
تعين بازدياد المادة الغضاربة في الصحراء ، ويعني هذا بنفس الوقت نقصان النفوذية  
والمسامية الفعالة .

ويتم الفصل بين الرمال ، الحجر الرملي ، الصخور الكربوناتية وبين الترسبات  
الميدرو كيميائية ( ملح ، حص ، أنهيدرنيت ) بالاستناد إلى قياسات المقاومة أو قياسات أخرى  
( صوتية ، كثافة ، ... ) .

٥- يتم الفصل على أساس المنحنيات النيترونية حسب نوع الأجهزة المستخدمة في

القياس ، ففي حالة جهاز نيوترون - غاما ، تميز التعاقبات الرملية من خلال قيم أكبر لعدد النبضات بالنسبة للصخور المحاورة والمكونة عادةً من الفضار . أما في حالة النطاقات المسامية - التفروذة في الصخور الكربوناتية ف تكون القيم وسطية بين تلك المقابلة للفضاريات (قيمة صغيرة) وتلك المقابلة للمجالات الكتيمة (قيمة عالية) . وفي حالة استخدام الأجهزة (CNL ، SNP ، SNL) فإن تحديد الطبقات المسامية يصبح سهلاً جداً .

٦- يتم التفريق بين الطبقات الفضارية والكتيمة (الحالية من الفضاريات) وبعدها يتم تحديد المجالات المسامية التي تتصف بقيم كثافة متراوحة بين القيم الممثلة للطبقات الكتيمة وتلك الفضارية . ويستعان عادةً بتمييز هذه المجالات باستخدام قياس غاما الطبيعي ، المقاومية ورمايا النيوتروني . وفي التسجيلات الحديثة يتم تحديد المسامية مباشرةً وبذلك يسهل تمييز هذه النطاقات .

٧- تميز بوضوح النطاقات المسامية - التفروذة بالاستناد إلى القياس الصوتي ، وذلك بتمييز النطاقات الرملية والحجر الرملي ، من خلال أزمة عبر أصفر نسبياً من الفضاريات المحاورة ، وبتمييز النطاقات المسامية - التفروذة في الطبقات الكربوناتية ، من خلال أزمة عبر أكبر بكثير من النطاقات المحاورة الكربوناتية الكتيمة ، وتحسين الاستعانة بقياس الإشعاع الطبيعي أو المقاومية ، لتعيين دقة أكبر في تحديد هذه المجالات التفروذة - المسامية .

٨- تميز النطاقات المسامية - التفروذة بالاستناد إلى القوس الكهرومغناطيسي ، من خلال زمن انتشار صغير وسعات تخدام للأمواج كبيرة بالعلاقة مع الطبقات المحاورة . وبشكل عام ، لا يمكن لطريقة وحدة أن تخل بدون بعض الالتباس مشاكل فصل الطبقات المسامية - التفروذة ذات القدرة على استيعاب السوائل . وينصح باستخدام مجموعة قياسات تأخذ بالاعتبار اقتصادية عمليات السير ، وذلك من أجل حل مشكلة تحديد الطبقات الخازنة بشكل كامل . ويتبع اختيار مجموعة القياسات نوعية الصخور المسبررة وسائل الحفر المستخدم .

٩- بالنسبة لتعاقب طبقي رملي - غضاري ، يمكن أن نحصل على المعلومات الضرورية من

الطرائق التالية : SP ، ML ، الكثافة ، قياس نيوترون - شاما ، القياس النيوتروني ، المقاومة ، القياس الكهرومغناطيسي .

ب- بالنسبة للطبقات الكلربروناتية : LL ، ML ، الكثافة ، النيوتروني والصوري والقياس الكهرومغناطيسي .

٤-١-٥ المضاهاة أو الربط بين مقاطع الآبار - مستويات الاستاد - المقاطع الجيولوجية - الجيوفизيكية النموذجية وللعادية :

يمكن أن يتحقق الربط أو المضاهاة (المقارنة) بين الطبقات المترافقه بالآبار المحفورة في إطار نفس التركيب أو نفس منطقة الاستكشاف ، على أساس التسجيلات الجيوفيزيكية من نوع معين . وعند تمام عملية الربط يوحد بالاعتبار عادة ، جميع التسجيلات الجيوفيزيكية في الآبار ، وللمثال : توحد القياسات الكهربائية التقليدية للدراسة ، ويتم الربط بينها على أساس بعض مستويات الارتباط المميزة ببيانات واضحة في قيم المقاومة للطبقات المسيرة .

تمثل المستويات الجيوفيزيكية البشرية في معنها الواسع ، بعض الطبقات أو التشكيلات الجيولوجية بسماكة كافية وكثيرة وثابتة في كامل المساحة المدروسة ، والتي تظهر بشكل مميز وحلي وثابت على مختلف منحنيات المعاير الفيزيائية ، وذلك في شرط تسجيل مشابهة .

إن أفضل مستويات المضاهاة أو الارتباط في المناطق المكونة من الترسبات الرملية -  
الغضارية هي :

- طبقات الحجر الرملي ، الحجر الكلسي والمارن التي تبقى ثابتة في المنطقة المدروسة والتي يمكن أن تميز بوضوح على منحنيات المقاومة .

- الطبقات الغضارية السميكة والمتجانسة التي توجد بين الترسبات الرملية والتي تميز من خلال المقاومة القليلة القيمة والثابتة ، ومن خلال الشذوذات الموجبة على منحنيات SP والقيم المرتفعة على منحنيات الإشعاع الطبيعي .

- النطاقات الرملية السميكة والتي يمكن تبعها ، عادة ، على منحنيات الكمون الذاتي والإشعاع الطبيعي .

ويجب أن يتم اختيار الرمال في المناطق البترولية كمستويات ربط، بنوع من الاحتياط

أو التحفظ ، بسبب أن معامل الماء بالهيدروكربونات يغير بصورة أساسية قيم المقاومة الكهربائية ، ومع ذلك يتضح باختصار الرمال البترولية كمستويات ربط ، من أجل الحصول على تصور معين عن المساحة المدروسة بغية تطوير المناطق البترولية .

أما في المناطق التي تسسيطر فيها الصخور الكربوناتية والتوضعات الهيدروكيميائية ، فإن أفضل مستويات الارتباط هي :

- الطبقات الرملية والغضارية التي يمكن عزها من خلال قيم صغيرة على منحنيات المقاومة الظاهرة ومن خلال شذوذات الكمون الذاتي المميزة .

- طبقات الحجر الرملي ، الكلس ، الأنهرديت والجص التي تختلف بوضوح عن الصخور المحاورة انعالية والسفلية من خلال خصائصهم الفيزيائية .

يتصف المستوى الجيوفيزيائي بخصائص مستوى فيزيائي وجيوولوجي في نفس الوقت ، حيث يظهر على منحنيات بعض المعابر الفيزيائية بروز واضح ، ويكون له عمر سرائيلغرافي محدد بشكل جيد . يوجد العديد من هذه المستويات الفيزيائية الجيولوجية (سرائيلغرافية أو على الأغلب ليشلوجية) المعروفة في الحقول والراكيب الجيولوجي البترولي المعروفة بالجمهورية العربية السورية ، والتي يستند عليها عمل العديد من الخرائط التركيبية والمضاهاة اللهيوبولغرافية بين مقاطع الآبار الخفورة . وبالإضافة إلى مستويات الاستناد الرئيسية ، يمكن أن تثير على المنحنيات الجيوفيزيائية ، مجموعة من المستويات الثانوية المميزة التي تستخدم في المعاشرة ذات الصفة المحلية .

تساهم مقاطع المعاشرة بين التسجيلات الجيوفيزيائية البدنية في حل الأنواع التالية في

#### المشاكل :

- الربط أو المعاشرة وفق مقياس محلي أو إقليمي .

- تحديد أو الكشف عن التغيرات السجنية ونهاي الطبقات (المصادن الليشلوجية ) .

- الحصول على التصورات التركيبية للمكامن أو مناطق الاستكشاف .

- تحديد موقع الفوالق وسطوح عدم التوافق .

- شرح الخصائص الجيوفيزيائية على أساس التغيرات الجيولوجية .

- بيان التغيرات في طبيعة السوائل (المشيخة) التي تملء مسامات الصخور ، وضمناً رسم

أو تحديد سطوح التماسات بين المياه ، الهيدروكربونات في مكمن بترولي ما .

#### المقاطع الجيولوجية - الجيوفизيالية النموذجية والعاديّة :

يشكل المقطع الجيولوجي - الجيوفزيائي أداة مميزة مفيدة في تنفيذ المضاهاة على مقاييس محلي . ويمثل هذا المقطع الجيوفزيائي مقطعاً مكوناً أو منشأ على أساس التسجيلات الجيوفزيائية المسجلة بأجهزة نظامية متماثلة في الآبار التي تمثل شرطاً مشابهاً . ويشكل المقطع النموذجي أو العادي مع العمود الليثولوجي والستراتيفي للمنطقة المدروسة مقطعاً جيولوجياً جيوفزيائياً مهماً لتلك المنطقة .

ويتم العمل في أغلب الحالات ، بالمقاطع النموذجية التي تختص مساحات نسبياً محصورة ، حيث لا تزداد تغيرات جوهرية في استمرارية الطبقات بسبب الحوادث التكتونية ، سطروح عدم التوافق ... وبالنسبة لمكامن نقطية معينة ، يمكن أن يتم إنشاء مقاطع نموذجية بالنسبة لكل وحدة تكتونية . وب مجرد إنشاء المقطع تسهل المضاهاة وتوصف الطبقات المحفورة بالأبار الجديدة في التركيب ، وتم مقارنته مع التسجيلات الجيوفزيائية المسجلة في هذه الآبار للتعرف على آية تغيرات طارئة ذات أهمية جيولوجية - تركيبية خاصة .

#### ٥-١-٥ بوضاح أو بيان للحوادث التكتونية على أساس التسجيلات الجيوفزيائية :

يمكن استخدام التسجيلات الجيوفزيائية من أي نوع ، بشكل رئيسي من أجل تعين الفوالق في مقاطع الآبار المحفورة . وبغية معرفة وجود الفوالق على أساس التسجيلات الجيوفزيائية ، فإن المفسر يجب أن يأخذ بالاعتبار عدة طرائق ، التي نوعاً ما يكون لها صلاحية أوسع . من بين هذه نذكر :

أ - إعادة تكرار بعض الطبقات : يمكن أن يتوضع هذا العمل من خلال بئر واحد أو بعد دراسة عدة آبار متوضعة وفق مسار ما وملاحظة التكرار لبعض الطبقات .

ب - غياب بعض الطبقات : وتطبيق في المناطق التي يكون المقطع السтратيفي فيها معروف بشكل حيد . وهذه حالة بعض الفوالق التي تجراً (تفصل) الطبقات الأقدم عمراً تحت الطبقات السميكة الأحدث .

ج- التغيرات المفاجئة في ميل الطبقات والمميزة في مقطع بئر محفور : والتي تتباين بوضوح مع التصور العام في المنطقة المدروسة ، حيث يفرض وجود الفوالق .

## ٦-١-٥ استخدام التسجيلات الجيوفيزيكية للبرية من أجل إنشاء مختلف الأنواع من الخرائط :

تزودنا التسجيلات البرية بمجموعة من المعلومات التي يمكن أن تستخدم من أجل إنشاء بعض الخرائط ذات الفائدة المميزة بالنسبة للجيولوجى والجيوفيزيات المستكشف . وكما تم بيانه سابقاً ، يمكن على أساس التسجيلات البرية أن نعين حدود الطبقات والتشكلات الجيولوجية ، سطوح عدم التوافق وتنفيذ المضاهاة بقياس محلى وإقليمي ، وعند وجود دقة في تعين الأعمق وإمكانية وصف الطبقات على أساس ليثوسمخن ، فيمكن أن تخدم التسجيلات في إنشاء الأنواع الرئيسية التالية من الخرائط :

- **خرائط تساوي الأعمق** : والتي يمكن إنشاؤها بالنسبة لأي مستوى متميز ، حد طبقي ، سطح عدم توافق أو طبقة منتجة بشرط أن تكون هذه سهلة التميز والربط على أساس التسجيلات الجيوفيزيكية البرية .

- **خرائط السماكة** : وتوضح التغيرات في سمك الصخور التي توجد بين مستويين مرجعيين ، وفي أغلب الأحيان ، مستويات التطبيق أو سطوح عدم التوافق . وبهذا الشكل من الخرائط نحصل على تصور ثلاثي الأبعاد لانتشار طبقة ما أو وحدة جيولوجية معينة . وبقدر ما تكون الحدود المأموردة بالاعتبار أكثر وضوحاً على التسجيلات البرية ، بقدر ما تكون دقة التعين للسماكة أكبر .

- **خرائط سخنية** : يمكن أن تستخدم التسجيلات البرية من أجل إنشاء خرائط تغيرات سخنية بين الحدود السريرافية المعينة بشكل جيد . وتقدم الأساليب الحديثة في التفسيرات الكمية ، معطيات كاملة لثلاثة طرائق تعين المسامية وتسمح بتنفيذ مثل هذه الدراسات التفصيلية للتغيرات السخنية .

- **خرائط باليوجرافية** : والتي تمثل بشكل عام سطح عدم التوافق . ويعين هذا على أساس بعض الطبقات الإستنادية التي تغطي السطح حتى وتنفيذ المضاهاة بدقة للطبقات الواقع تحت سطح عدم التوافق من خلال تعين سطوح إستنادية مميزة على التسجيلات البرية .