

$$K_1 > K_2 , \quad h_1 < h_2 , \quad S_{wcl1} < S_{wcl2}$$

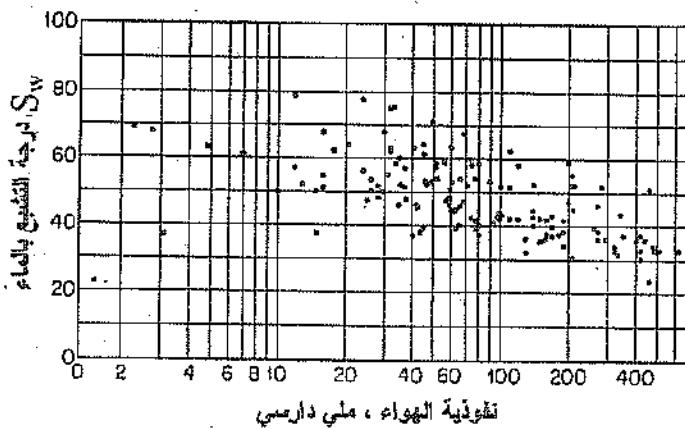
الشكل رقم (59) علاقة الضغط الشعري بدرجة التشبع بالماء

1-7-7- الماء المتراوطة

لتعمين كمية المياه المتراوطة (درجة التشبع الأولية بالماء) هناك ثلاثة طرق :

1. طريقة تحليل العينات الأسطوانية والتي جرى تطبيقها لدى استعمال سائل حفر ذي أساس نفطي .
 2. تحسب من نتائج القياسات الكهربائية .
 3. تعين بواسطة منحنى الضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء .
- الشكل رقم (60) يوضح علاقة درجة التشبع بالماء المحسوبة من العينات الأسطوانية المأخوذة لدى استعمال سائل حفر ذي أساس نفطي بالنسبة إلى نفوذية الصخور المقاسة بواسطة الهواء . توضح هذه النتائج بشكل عام أن درجة التشبع

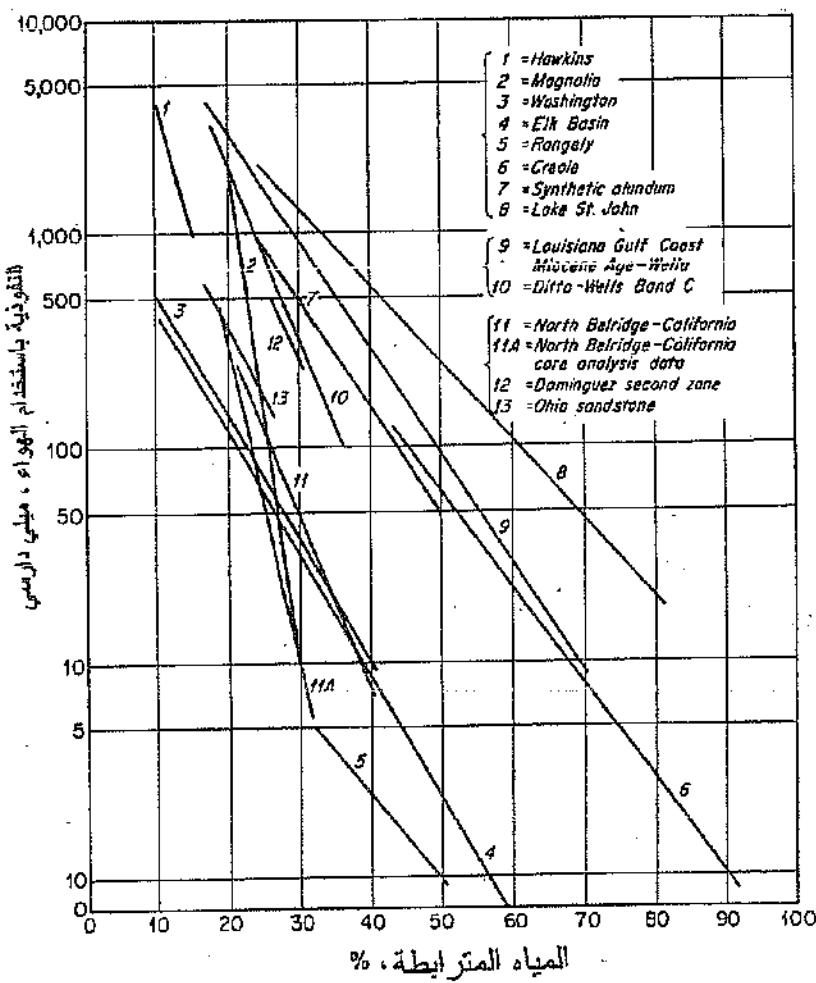
بالماء للعينات تزداد بنقصان نفوذيتها . على أساس المعلومات الحقيلية والنتائج المخبرية تعتبر درجة التشبع بالماء للعينات المأخوذة باستخدام سائل حفر ذي أساس نفطي القيمة التي تعكس النتيجة الحقيقية لدرجة التشبع بالماء عند الشروط الطبيعية ما عدا درجة التشبع في المنطقة الانتقالية فإن درجة التشبع بالماء فيها ستكون أقل من الحقيقة وذلك بسبب ارتفاع قسم من الماء في أثناء تمدد الغاز .



الشكل رقم (60) علاقة درجة التشبع بالماء مع التقويمية المطلقة

الشكل رقم (61) يوضح علاقة احتواء الصخر للمياه المترابطة بالنسبة لنفوذية العينات الأسطوانية المأخوذة من حقول مختلفة ، ويبين الشكل أن المنحنيات لهذه الحقول لا تتطابق على بعضها البعض ، حيث أن علاقة درجة التشبع بالماء مع لوخاريتم النفوذية تكون تقريبا خطية ، والصفة الهمامة التي تتصف بها جميع هذه المنحنيات هي نقصان درجة التشبع بالماء بزيادة النفوذية .

إذا عينت درجة التشبع بالماء حسب المعلومات المحصل عليها بواسطة الضغط الشعري عندئذ يجب أن تتوافق هذه المعلومات مع المعلومات الأخرى المحسوبة بطرق متعددة .

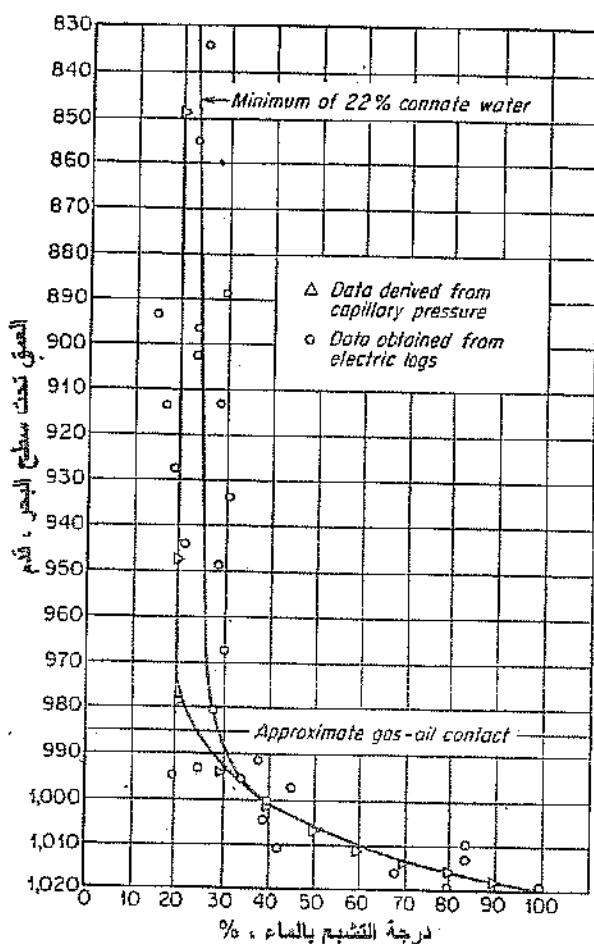


الشكل رقم (61) علاقة احتواء الصخور للمياه المترابطة بالنسبة إلى نفاذية العينات المأخوذة من ثلاثة عشر حقلًا (حسب ويلج وبروك Welge & Bruce)

إن توزع الماء في الطبقة والمحصول عليها بواسطة القياسات الكهربائية يتفق عادة مع النتائج المحصول عليها بطريقة الضغط الشعري ، حيث أن مقارنة هذه النتائج موضحة بالشكل رقم (62) .

من الشكل رقم (62) يتبيّن أنه في المنطقة الانتقالية بين النفط والغاز سوف لا يحدث على درجة التشبع بالماء أي تغيير بالمقارنة مع العمق ، بينما في المنطقة

الانتقالية بين الماء والنفط نرى أن درجة التشبع بالماء تتغير بتغير عمق الطبقة . كذلك يوضح هذا الشكل أن المعلومات والنتائج المحصلول عليها بالطريقتين المذكورتين أعلاه متطابقة ، ولهذا السبب من الضروري أثناء حساب درجة التشبع الوسطية للطبقة الأخذ بعين الاعتبار تغير درجة التشبع في المنطقة الانتقالية من الماء إلى النفط .



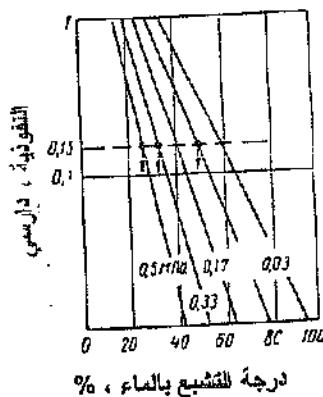
الشكل رقم (62) مقارنة نتائج درجة التشبع بالماء المحصلول عليها بطريقة القياسات الكهربائية والضغط الشعري

- 1 - المخطيات المحصلول عليها بجهاز قياس الضغط الشعري
- 2 - المخطيات المحصلول عليها من القياسات الكهربائية

7-8- حساب متوسط الضغط الشمسي

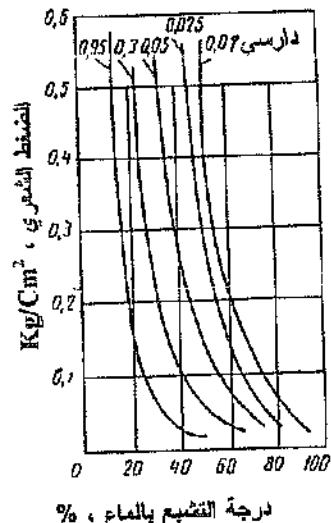
بما أن النتائج المخبرية للضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع تقيس بواسطة عينات صغيرة بالمقارنة مع الطبقة ، حيث أن هذه العينة تمثل فسما بسيطاً من الطبقة المنتجة ، لذلك والحصول على نتائج قريبة من الواقع فإن جميع المعلومات المحصلول عليها مخبرياً للضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء لعينات كثيرة يحسب لها المعدل الوسطي ، حيث أن هذا المنحني الوسطي سيمثل بالتأكيد القيم التي تتفق مع القيم الحقيقة للطبقة .

هناك طريقتين لحساب المعدل الوسطي للضغط الشعري ، الطريقة الأولى اقتراها ليفيريت (Leveret) ، حيث جرى التكلم عنها فيما سبق أما الطريقة الثانية فهي الطريقة الإحصائية وهي كالتالي :



الشكل رقم (64) تغير درجة التشبع بالماء
بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء
بالعلاقة مع نفوذية الصخور عند قيم مختلفة من
الضغط الشعري

لتعيين كمية المياه المتربطة تستعمل عادة في مخبر فيزياء الطبقة بجامعة البعث



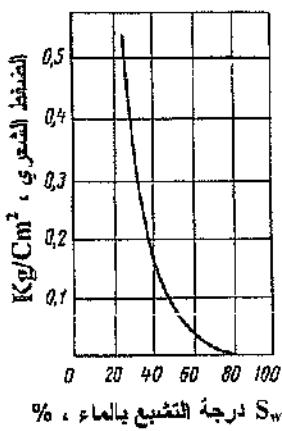
الشكل رقم (63) منحنيات الضغط الشعري

بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء لدى دفع الماء
من العينة بواسطة الهواء

طريقة الحاجز ذي النفوذية الضعيفة ، ولهذا السبب يستعمل الجهاز الذي تكلمنا عنه والموضح بالشكل (52) ، حيث يرسم بواسطة المعلومات والنتائج المحصول عليها بواسطة هذه الطريقة منحني الضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء .

يمثل القسم العلوي من هذا المنحني خطأ من الممكن اعتباره عموديا حيث أن القيمة لدى تمديد هذا العمود إلى محور السينات ستمثل كمية المياه المتراابطة وإن القسم العلوي من المنحني سيعطي هذا الشكل بسبب أن المياه عند هذه الدرجة من التشبع تكون متراابطة مع الصخور بشكل متين جدا ، حيث بزيادة الضغط الشعري نرى أن درجة التشبع بالماء لا تتغير ولهذا السبب سيمثل القسم العلوي من المنحني خطأ مستقيما عموديا .

لتعين درجة التشبع الوسطية بالماء للطبقة ككل أو لقسم منها ، ترسم منحنيات الضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء ، انظر الشكل رقم (63) ، حسب النتائج المحصول عليها من عينات كثيرة ، حيث أنه بواسطة هذه المعلومات نحصل على علاقة درجة التشبع بالماء للصخور ذات النفوذية المختلفة بالعلاقة مع الضغط الشعري . الشكل رقم (64) يوضح تغير درجة التشبع بالماء بالعلاقة مع نفوذية الصخور عند قيم مختلفة من الضغط الشعري Kgf/Cm^2 5 ، 3.3 ، 1.7 ، 0.68 ، 0.34 والمرسومة اعتمادا على الشكل رقم (63) ، حيث نستطيع بواسطة هذه العلاقة الحصول وبالتالي على المنحني الوسطي للضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء للصخور . للحصول على هذا المنحني تحسب بالبداية النفوذية الوسطية للصخور المدرosa ، حيث أنها تساوي في المثال الموضح 0.150 دارسي ومن ثم يمرر خط أفقى عند هذه القيمة ، انظر الخط المنقط في الشكل رقم (64) ، - حيث واعتمادا على نقاط تقاطع هذا المستقيم مع المنحنيات ذات الضغط المختلف - يرسم المنحني الوسطي للضغط الشعري بالعلاقة مع درجة التشبع بالماء للصخور ، انظر الشكل رقم (65) والذي يمكن بواسطته حساب درجة التشبع الوسطية بالماء للصخور المدرosa .



الشكل رقم (65) المنحنى الوسطي للضغط الشعري بالعلاقة مع درجة تشبع الصخور بالماء لعينة ذات نفروزية ذات نفروزية 0.150 دارسي

من الشكل رقم (65) يتبيّن أن درجة تشبع الصخور بالماء الوسطية والتي تمثل المياه المترابطة تساوي 26 %. إن هذه الطريقة جيدة للصخور الحاوية على كمية من المياه المترابطة تزيد عن 8 - 10 % من حجم المسامات ، حيث لم تجر الأبحاث الكافية على دون هذه النسبة .

١-٧-٩- تعين خاصية التبلل للصخور الطبقية

هناك طريقتان لتعيين خاصية التبلل . تعين خاصية التبلل اعتماداً على الطريقة الأولى بواسطة زاوية التبلل . فإذا كانت زاوية التبلل متساوية للصفر ، عندها سيبال السائل ذو الكثافة الكبيرة سطح الجسم الصلب كلها ، أما إذا كانت زاوية التبلل متساوية 90° فهذا يعني أن السائلين سيبلاً سطح الجسم الصلب بنفس الدرجة ، أما إذا كانت زاوية التبلل متساوية 180° ، فعندما سيبال السائل ذو الكثافة الصغيرة سطح الجسم الصلب . مما ذكر يتيّن أن زاوية التبلل تعتبر مقياساً لدرجة تبلل السائل للجسم الصلب .

أما الطريقة الثانية لتعيين خاصية التبلل فهي نسبة ارتفاع القطرة عن سطح الجسم الصلب إلى طول القطرة . فإذا كانت هذه النسبة متساوية الواحد ، فهذا يعني أن السائلين سيبلاً سطح الجسم الصلب ، أما إذا كانت هذه النسبة متساوية الصفر ، فهذا يعني أن السائل ذو الكثافة الكبيرة سيبال سطح الجسم الصلب .

تعتبر خاصية التبلل للصخور المكممية المشبعة بالسوائل الطبقية من الصفات