



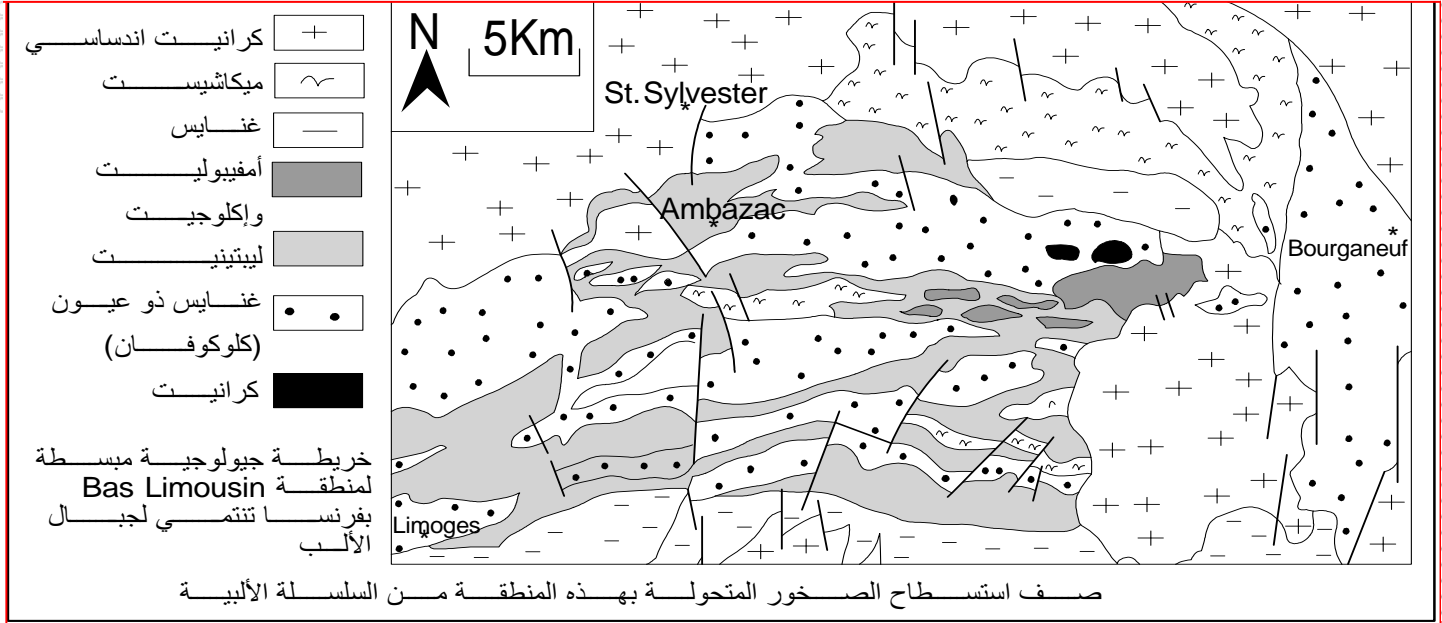
التحول وعلاقته بدينامية الصفائح

1 - الصخور المتحولة المنتشرة بسلاسل الاصطدام.

① دراسة خريطة جيولوجية لمنطقة Bas Limousin بجبال الألب: وثيقة 1 لوحة 1.

اللوحة 1

الوثيقة 1: خريطة جيولوجية مبسطة لمنطقة Bas Limousin بفرنسا تنتمي لجبال الألب (سلاسل الاصطدام).



بالإضافة إلى التشوهات التكتونية، تتميز سلاسل الألب الناتجة عن الاصطدام باستسطاح صخور ذات تركيب عيداني مميز تسمى صخورا متحولة (Roches métamorphiques): الميكاشيست، الغنايس، الأمفيبوليت والليبتينيت والتي تتداخل مع الكرانيت.

② الخصائص البنيوية والعيدانية والكيميائية للصخور المتحولة: وثيقة 2 لوحة 1.

التوريق:

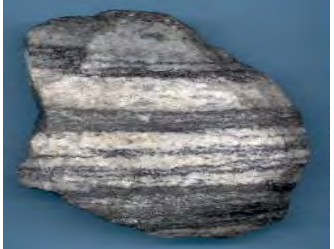


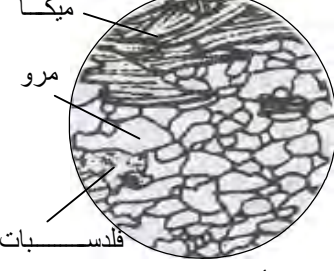
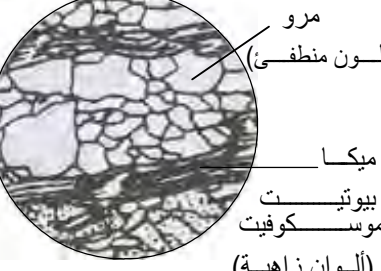

بنية واضحة في بعض الصخور المتحولة حيث يضاف إلى الشيسيتية تمايز معدني بين الأسرة ينتج عنه تكوين وريقات.

الشيسيتية:

توريق أقل أو أكثر دقة تكتسبه للصخور المتحولة بفعل عامل الضغط، ويختلف عن التطبق كما يمكن أن يتجزأ إلى صفائح منتظمة.

التنضد:

هو نوع من التطبق تبينه مكونات الصخرة وهو ناجم فقط عن ظاهرة الترسيب.

العنبر ايس	الميكاشيست	الشيسيت الأخضر	
			ملاحظة الصخرة بالعين المجردة
			ملاحظة الصفحة الدقيقة بالمجهر المستقطب
ميكاشيست مرو فلدسبات	مرو (لون منطفي) ميكاشيست بيوتيت وموسكوفيت (ألوان زاهية)	سيريست (ألوان زاهية) + كلوريت (لون أخضر)	ملاحظة الصفحة الدقيقة بالمجهر المستقطب
تعاقب أسرة فاتحة مكونة من المرو والفلدسبات مع أسرة داكنة مكونة من البيوتيت	أسرة من المرو وأسرة من البيوتيت والموسكوفيت	المعادن موجهة على شكل صفائح	وصف حالة المعادن
توريق (غير قابلة للانقسام)	توريق (سهلة الانقسام)	شيسيتية	البنية
مرو + بيوتيت فلدسبات بيجادي سليمانيت	مرو بيوتيت بيجادي	معادن طينية (كلوريت) وسيريست	التركيب العيدي
سيليكات ألومين	سيليكات ألومين	سيليكات ألومين	
68,7	60,9%	60,2%	SiO ₂
16,2%	19,1%	20,9%	Al ₂ O ₃
4,1%	4,1%	3,7%	FeO
3%	3,7%	4,1%	K ₂ O

** قارن بين مميزات هذه الصخور
** تتشكل الصخور الطينية في قسمها الكبير من سيليكات الألومين. اقترح فرضية حول العلاقة بين
هذه الصخور والصخور المتحولة.

★ نلاحظ أن العينات الصخرية تختلف من حيث البنية والتركيب العيادي:

- الشيسيت الأخضر: بنية شيسيتية ويتشكل من السيريست والكلوريت.
- الميكاشيست: بنية مورقة قابلة للانقسام، وتتشكل من البيوتيت والموسكوفيت والمرو.
- بنية مورقة غير قابلة للانقسام، وتتشكل من الميكا والمرو والفيلدسبات.

فعند الانتقال من الشيسيت إلى الميكاشيست إلى الغنايس:

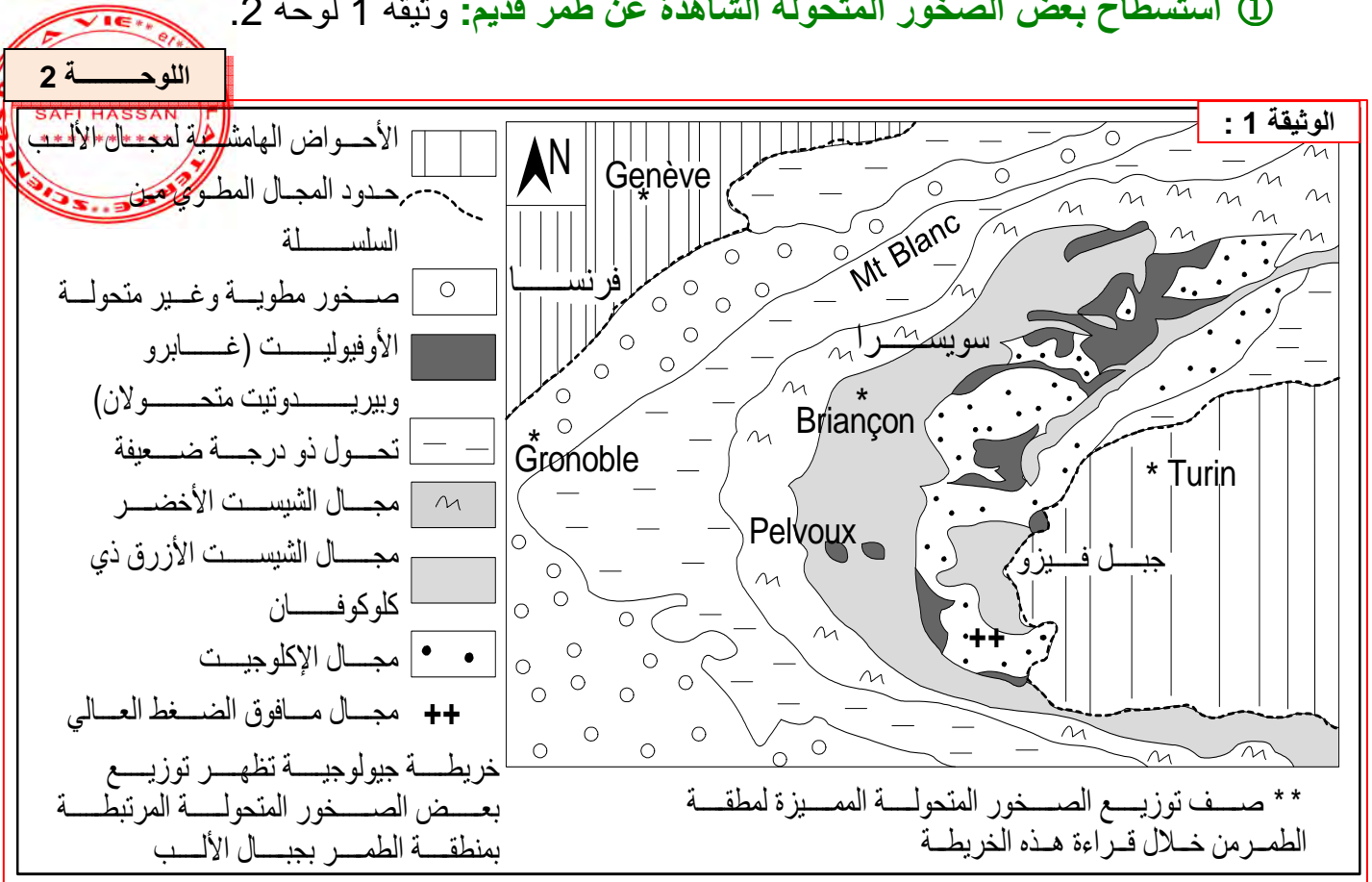
- تزداد بنية الصخور تعقيدا: من التنضد إلى الشيسيتية إلى التوريق.
- تختفي بعض المعادن وتظهر أخرى.
- تتشكل هذه الصخور من نفس العناصر الكيميائية لكن بنسب مختلفة.

★ تتميز هذه الصخور المتحولة (شيسيت، ميكاشيست، وغنايس) بوجود أو غياب بعض المعادن مع أن لها نفس التركيب الكيميائي العام.

إن أهم المعادن المكونة لهذه الصخور المتحولة هي عبارة عن سيليكات الألومين. إذا علمنا أن الصخور الطينية تتشكل أساسا من سيليكات الألومين، يمكن افتراض أن العينات المدروسة هي ناتجة عن تحول صخور طينية.

II - الصخور المتحولة المنتشرة بسلاسل الطمر.

① استسطاح بعض الصخور المتحولة الشاهدة عن طمر قديم: وثيقة 1 لوحة 2.



تتميز مناطق الطمر الحالية بظروف ملائمة لتشكل الصخور المتحولة، إلا أنه يصعب ملاحظتها ودراستها لوجودها في الأعماق، لذلك يتم اللجوء إلى دراسة الصخور المستسطحة بمناطق الطمر القديمة.

تبرز الخريطة لمنطقا في توزيع الصخور المتحولة حيث ننتقل تدريجيا من مجال الشيست الأخضر نحو مجال الشيست الأزرق ثم إلى مجال الإكلوجيتات المتداخلة مع الأوفيوليت.

ان وجود الاكلوجيت المتميز بمعدي البجادي Grenat والجادييت Jadeite (كلينوبيروكسين صودي)، والتي تتشكل في ظروف ضغط عالية، لشاهد على حدوث طمر سابق لسلاسل الاصطدام.

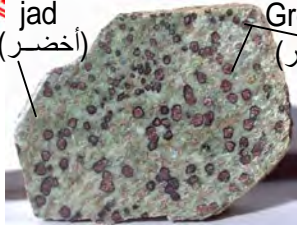


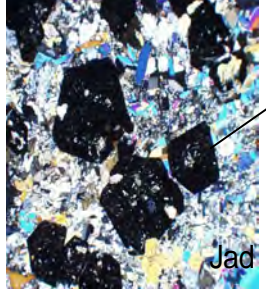

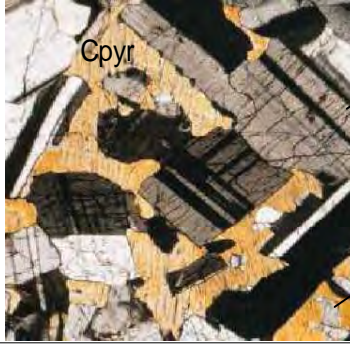
② خصائص الصخور المتحولة لمناطق الطمر: وثيقة 2 لوحة 2.

★ رغم اختلاف بنيتها وتركيبها العيداني، فان لهذه الصخور نفس التركيب الكيميائي العام. إذن الصخور الرسوبية والبلورية لمنطقة الألب الفرنسي الايطالي خضعت للتحول، ودرجة هذا التحول تختلف حسب المناطق.

★ تفيد هذه المعطيات بأن لهذه الصخور أصل مشترك حيث نتجت كلها عن تحول صخرة الكابرو. يتبين إذن أن تشكل السلسلة الألبية كان مسبقا باختفاء المحيط الألبية نتيجة طمر صفيحة صخرية تحت أخرى، وانتهت القارتان المحمولتان على هاتين الصفيحتين بالاصطدام، وهي ظروف ملائمة لتكون صخور متحولة.

اللوحة 2

الوثيقة 2 : تعرف بعض مميزات الصخور المتحولة المنتشرة بجبال الألب والمرتبطة بظاهرة الطمر.

الإكلوجيت ذات بيجادي وجادييت SAFI HASSAN *****	الشيسيت الأزرق ذي كلوكوفان وإبيدوت	الغابرو الأفيوليتي															
			ملاحظة الصخرة بالعين المجردة														
			ملاحظة الصفيحة الدقيقة بالمجهر المستقطب														
Grenat : بيجادي Jad : جادييت (=كلينوبيروكسين)	كلوكوفان: Glau إبيدوت: Epi سبينيل: Sp	كلينوبيروكسين: Cpyr بلاجيوكلاز: Plag	التركيب العياني														
<table border="1"> <tr> <td>K₂O</td> <td>Na₂O</td> <td>CaO</td> <td>FeO</td> <td>MgO</td> <td>Al₂O₃</td> <td>SiO₂</td> </tr> <tr> <td>0,4%</td> <td>2,2%</td> <td>9,9%</td> <td>11%</td> <td>12,7%</td> <td>14,2%</td> <td>47,1%</td> </tr> </table>	K ₂ O	Na ₂ O	CaO	FeO	MgO	Al ₂ O ₃	SiO ₂	0,4%	2,2%	9,9%	11%	12,7%	14,2%	47,1%	لهذه الصخور نفس التركيب الكيميائي المبين في الجدول جانبه		التركيب الكيميائي
K ₂ O	Na ₂ O	CaO	FeO	MgO	Al ₂ O ₃	SiO ₂											
0,4%	2,2%	9,9%	11%	12,7%	14,2%	47,1%											

** قارن بين مميزات هذه الصخور.
** ما المعلومات الإضافية التي يمكن استخلاصها من وجود الغابرو الأفيوليتي بهذه المنطقة وما علاقته بالصخور المتحولة المجاورة له؟

III - عوامل التحول

① تجارب الكشف عن ظروف التحول:

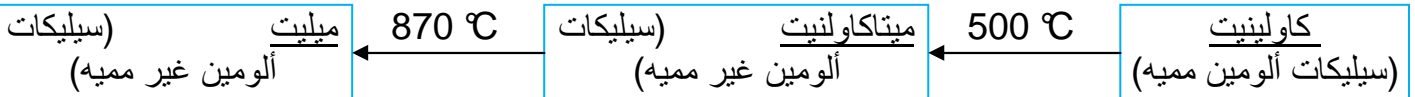
أ - تأثير الضغط: تجربة Daubrée أنظر الشكل أ وثيقة 1 لوحة 3.

يلاحظ ظهور شيسيتية على مستوى الطين المتدفق من ثقب الاسطوانة، وتكون متعامدة مع اتجاه قوة الضغط. كما أن صفائح الميكا تصفف في اتجاه الشيسيتية.

ب - تأثير الحرارة:

a - تجربة طهي الاجور:

بعد تسليط درجة حرارة مرتفعة على عجين الطين يتم الحصول على اجور يفقد خلاله الطين لدونته حتى لو أضفنا إليه الماء من جديد، و هذا يعني أن الحرارة المرتفعة أحدثت تغيرا نهائيا في خصائصه دون حدوث الانصهار، و تبين التفاعلات التالية بعض التحولات العيانية خلال هذه الظاهرة:



b - تجربة Winkler: أنظر الشكل ب وثيقة 1 لوحة 3.



يتبين من خلال هذه التجارب أنه عند ارتفاع درجة الحرارة تخضع الصخرة الصلبة لتغيرات عيدانية حيث تظهر معادن و تختفي أخرى. إذن فالحرارة مسؤولة عن هذه التغيرات في الحالة الصلبة.

ج - تأثير الحرارة والضغط: تجربة Richardson ومساعدوه أنظر الشكل ج وثيقة 1 لوحة 3.

يتبين من معطيات التجربة إن لكل معدن ظروف حرارة وضغط يكون خلالها في حالة استقرار، حيث أن تغير هذه الظروف يؤدي إلى تحوله إلى معدن آخر. وظروف استقرار كل معدن تشكل ما يسمى مجال استقرار المعدن.

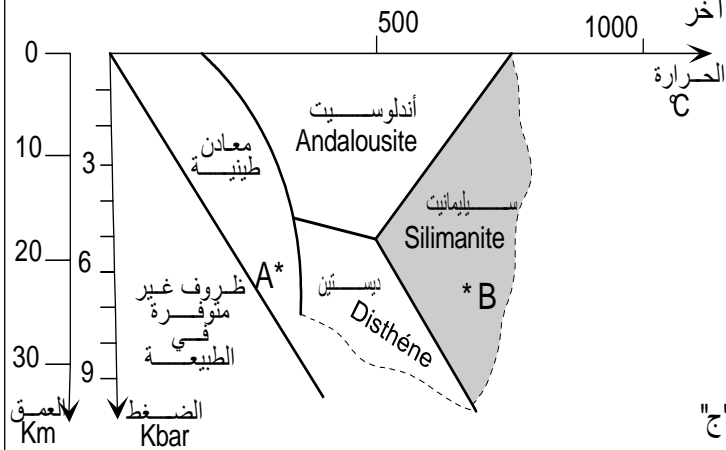
مثلا عند مرور صخرة من الظروف A إلى الظروف B، يظهر أولا معدن الديستين، ومع تزايد درجات الحرارة يختفي الديستين ويظهر السيلمانيت.

إن تواجد معدن معين من هذه المعادن في صخرة ما، يشهد على ظروف معينة للضغط والحرارة، خضعت لها الصخرة (تواجد الديستين مثلا ← ضغط مرتفع)، بذلك تنعت هذه المعادن بالمعادن المؤشرة

اللوحة 3

الوثيقة 1 : معطيات تجريبية

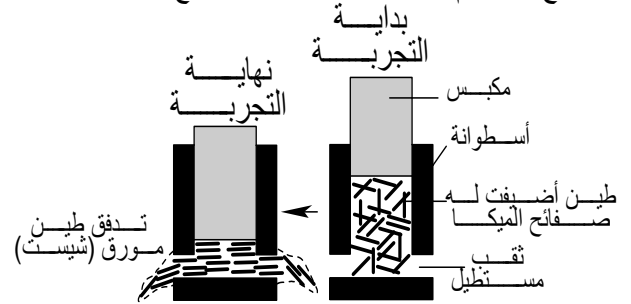
تأثير الضغط والحرارة: تجربة Richardson ومعاونوه
أخضع هؤلاء الباحثون عينات من خليط سيلكات الألمومين لدرجة حرارة وضغط مرتفعين ومتغيرين فاستطاعوا تحديد مجال استقرار المعادن الثلاث: الأندلوسيت الديستين والسيلمانيت
تمثل الخطوط المستقيمة حدود مجال استقرار كل معدن ويعبر الخط الفاصل بين مجالين عن الظروف اللازمة لكي يتم التفاعل العيداني وبالتالي تحول معدن إلى آخر



** حلل نتائج تجارب الشكل "أ" و "ب" وحدد عوامل التحول
** اعط التفاعل العيداني الذي يمكن أن يحصل عند مرور صخرة من الظروف A إلى B مثلا (بيان الش كل ج).
** فيم يمكن أن يفيد تواجد معدن من معادن سيلكات الألمومين في صخرة معينة؟ بم يمكن نعت هذه المعادن؟

أ" تأثير الضغط: تجربة Daubrée

أخضع الباحث Daubrée خليطا من الطين وصفائح بلورية من الميكال لضغط عال بواسطة مكبس داخل أسطوانة بقاعدتها ثقوب مستطيلة الشكل يوضح الرسم أسفله معطيات ونتائج هذه التجربة.



ب" تأثير الحرارة: تجربة Winkler

أخضع Winkler صخورا طينية لضغط ثابت: 2 كيلوبار مع ارتفاع تدريجي لدرجة الحرارة: عند 570°C
تظهر معادن جديدة مثل البيوتيت والأندلوسيت حسب التفاعل
الأندلوسيت + كاولينيت → 2Kbar → 570°C
عند 700°C يبدأ الانصهار الجزئي فيصبح الوسط مكونا من جزأين: جزء صلب يضم البيوتيت والسيلمانيت وجزء سائل.

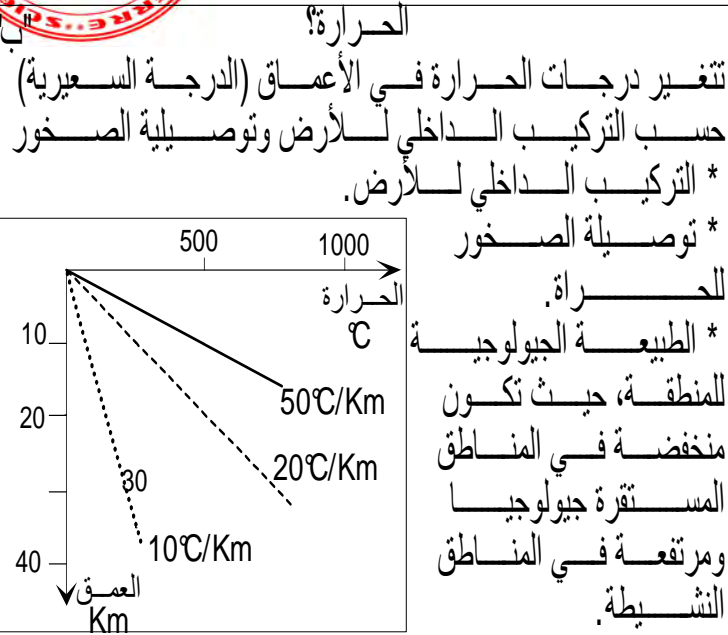
② ظروف التحول في الطبيعة:

أ - الضغط: أنظر الشكل أ وثيقة 2 لوحة 3.

الوثيقة 2 : ظروف التحول في الطبيعة

اللوحة 3

SAFI HASSAN



ب

الضغط؟

** الضغط التكتوني: الناجم عن القوى التكتونية في المناطق الغير المستقرة

$$P = \frac{\text{وزن العمود}}{\text{مساحة قاعدته}}$$

وبذلك تخضع المواد في باطن الأرض لضغط تتناسب درجته مع العمق وكثافة الصخور

** الضغط الجزئي للموائع اليفرجية تضم الصخور بين بلوراتها بعض الموائع (H_2O و CO_2) تتسبب في ضغط إضافي يسمى الضغط الجزئي للموائع.

تخضع الصخور في الطبيعة لتغير الضغط حسب:

- الضغط التكتوني: ناتج عن الحركات التكتونية.
- الضغط الصخري: يزداد الضغط مع زيادة العمق، حيث أن الطبقات الصخرية في باطن الأرض تخضع لضغط مستمر يتناسب مع كثافة الصخور التي تعلوها. ويسمى هذا الضغط بضغط الغلاف الصخري.
- ضغط الموائع: يتمثل في الموائع اليفرجية المتواجدة في أعماق الأرض، كالماء وثنائي أكسيد الكربون، والتي تغير من ظروف التفاعلات.

أ - درجة الحرارة: أنظر الشكل ب وثيقة 2 لوحة 3.

تزداد درجة الحرارة مع العمق في باطن الأرض، وتكون هذه الزيادة ما يسمى الدرجة السعيرية، وتتغير حسب التركيب الداخلي والطبيعة الجيولوجية للمنطقة.

IV - مفهوم المعدن المؤشر والسلسلة التحولية.

① مفهوم التحول والمعدن المؤشر: أنظر الشكل أ، ب، ج وثيقة 1 لوحة 4.

★ **التحول:** هو مجموعة من التغيرات البنيوية والعيديانية التي تطرأ على صخرة سابقة الوجود (رسوبية، صهارية أو متحولة)، في حالتها الصلبة، بفعل عاملي الضغط أو الحرارة أو هما معا.

★ **معدن مؤشر:** معدن يظهر في ظروف جد محددة لدرجة الضغط والحرارة، وبذلك فتواجهه في صخرة متحولة يمثل ذاكرة للظروف القصوى للضغط والحرارة التي وصلتها الصخرة، مثلا تواجد البيجادي في الصخور المتحولة لمناطق الطمر يعد شاهدا على تعرض هذه الأخيرة لضغط عال.

★ **متتالية تحولية:** مجموعة من الصخور المتحولة المنحدرة من نفس الصخرة الأصلية التي خضعت

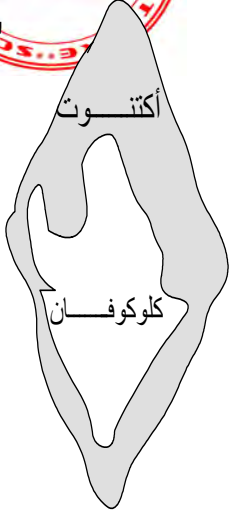
الطين (الأصل) ← الشيست ← الميكاشيست ← الغنايس.

لدرجات تحول متصاعدة
مثلا المتتالية الطينية تضم:

② مفهوم سحنة التحول والسلسلة التحويلية: أنظر الشكل د وثيقة 1 لوحة 4.

الوثيقة 1 : مفهوم المعدن المؤشر والمنتالية التحويلية.

اللوحة 4

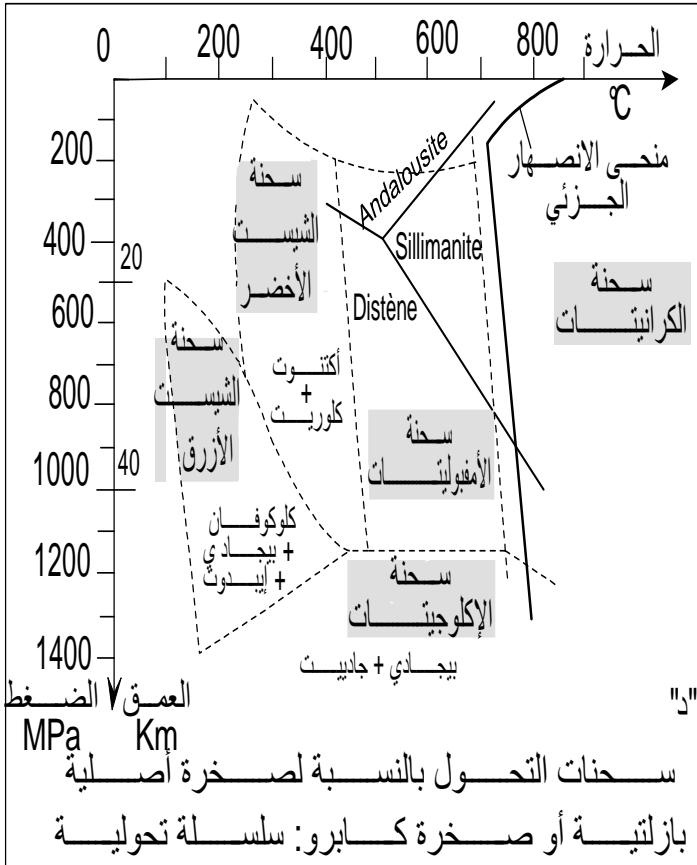


صفحة دقيقة لبازلت محيطي قديم تظهر تحول الكلوكوفان إلى أكتينوت (أمبول أخضر)

طين	شيسيت	ميكاشيسيت	غنايس
طين ألوميني	سيريسيت	أندلوسيت	
سليكات ممهية Ca +	موسكوفيت	فلدسپات بوتاسي	
طين حديد مغنيزي	كلوريت	بيجادي	
		بيوتيت	

تحول متزايد

منتالية تحويلية لصخور طينية وتركيبها الكيميائي "ب"



الصخور	التفاعلات	المعادن المؤشرة
ميكاشيسيت ذو موسكوفيت	كلوريت + موسكوفيت	موسكوفيت و كلوريت
ميكاشيسيت ذو نوعين من الميكا	بيجادي + بيوتيت	موسكوفيت متبق
غنايس ذو نوعين من الميكا	مرو + موسكوفيت	بيوتيت اختفاء الكلوريت
غنايس ذو بيوتيت	سليمانيت + أرتوز + سليمانيت + مرو + بيوتيت	بيوتيت وسليمانيت اختفاء الموسكوفيت
غنايس أبيض	كوردبيريت + مرو	اختفاء البيوتيت

تغير التركيب العياني حسب ظروف الضغط "ج" والحرارة

* * معتمدا على الأشكال "أ"، "ب" و "ج"، اعط تعريفاً دقيقاً لمفهوم التحول، المعدن المؤشر والمنتالية التحويلية

* * معتمدا على الشكل "د"، اعط تعريفاً لسحنة التحول والسلسلة التحويلية



★ **سحنة التحول:** حسب ظروف الضغط ودرجة الحرارة، تتحدد مجالات استقرار مجموعة معدنية معينة تسمى سحنة التحول. وكل صخرة سابقة الوجود خضعت لظروف تحول سحنة معينة، تظهر بها نفس المجموعة المعدنية المميزة لهذه السحنة، رغم اختلاف تركيبها.

★ **سلسلة التحول:** هي متتالية السحنات المميزة لصخرة أصلية معينة، وذلك حسب تغير ظروف الضغط ودرجات الحرارة. وتمكن من معرفة تطورات الضغط والحرارة التي خضعت لها الصخرة الأصلية في العمق.

③ خلاصة:

لتحديد التركيب العيداني لصخرة متحولة (شيست، غنايس ...) ننجز صفيحة دقيقة لهذه الصخرة في المختبر، وبعد تحديد المعادن المتحولة، نتعرف على سحنة التحول والمتتالية المنتمية لها الصخرة ومن ثم نتعرف على الظروف التكتونية التي تشكلت فيها.

V - مفهوم التحول الدينامي والتحول الدينامي الحراري.

① مجالات التحول في الطبيعة: أنظر وثيقة 1 لوحة 5.

الوثيقة 1 : مجالات التحول في الطبيعة.

اللوحة 5

مجالات التحول

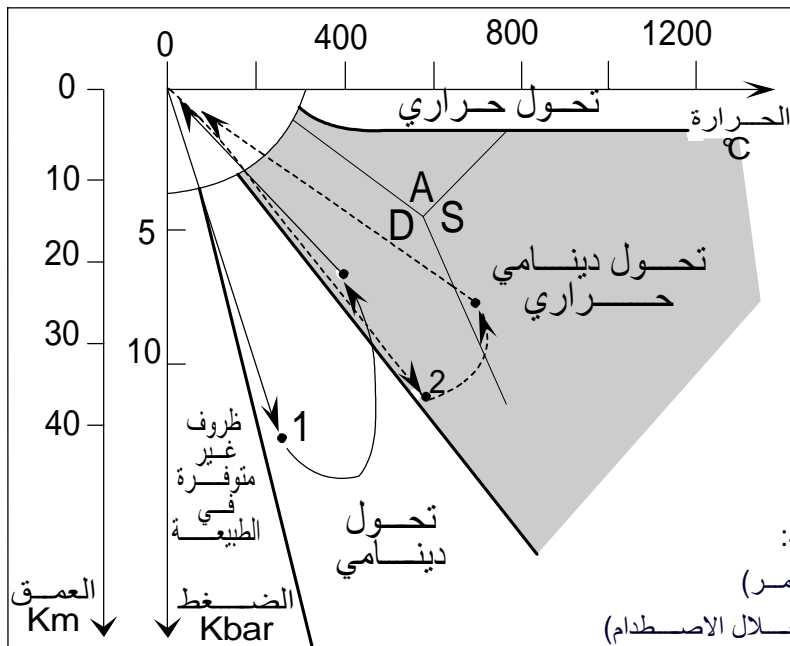
وضع Winkler تصورا يحدد مختلف أنواع التحول حسب مجالات تأثير عاملي الضغط والحرارة:

** في مناطق الاصطدام يحدث ارتفاع متزامن لكل من الضغط والحرارة فيكون التحول دينامي - حراري = إقليمي = عام
** في مناطق الطمر، يرتفع الضغط بسرعة في حين يكون ارتفاع الحرارة منخفضا فيحصل تحول دينامي.
** حول الصحارات، تتعرض الصخور المحيطة لارتفاع مفاجئ في درجة الحرارة الحرارة فيحصل التحول الحراري

مسار تطور التحول حسب الضغط والحرارة لـ:

① قطعة من البازلت الألبى (خلال ظاهرة الطمر)

② قطعة من الميكاشيست للغلاف القاري (خلال الاصطدام)



يتبين من معطيات هذه الوثيقة أن تحول الصخور مرتبط بتغير عاملي الضغط والحرارة، وهذه الأخيرة ترتبط بدينامية الصفائح. وهكذا يمكن تحديد عدة مجالات للتحول: التحول الدينامي Dynamique والتحول الدينامي الحراري Thermo-dynamique والتحول الحراري Thermique.

② ظروف التحول في مناطق الاصطدام: أنظر وثيقة 2 لوحة 5.

في مناطق الاصطدام تخضع الصخور لارتفاع متزامن لكل من الضغط والحرارة نتيجة اصطدام صفيحتين قاريتين، فيحصل تحول دينامي حراري (تحول إقليمي Métamorphisme régional).



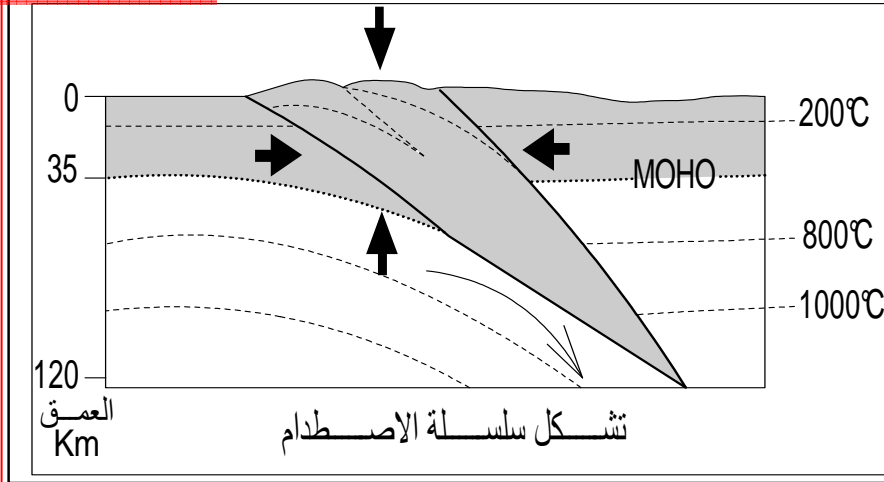
③ ظروف التحول في مناطق الطمر: أنظر وثيقة 3 لوحة 5.

في مناطق الطمر تخضع الصخور المنغرفة لضغط عال، نتيجة طمر غلاف صخري محيطي تحت الغلاف الصخري القاري، في حين يكون ارتفاع درجة الحرارة منخفضاً، فيحصل تحول دينامي.

ملاحظة: أثناء صعود الصهارات، تتعرض الصخور المحيطة بالغرفة الصحارية لارتفاع مفاجئ في درجات الحرارة، فيحصل بذلك تحول للصخور المحيطة، يسمى بالتحول الحراري.

اللوحة 5

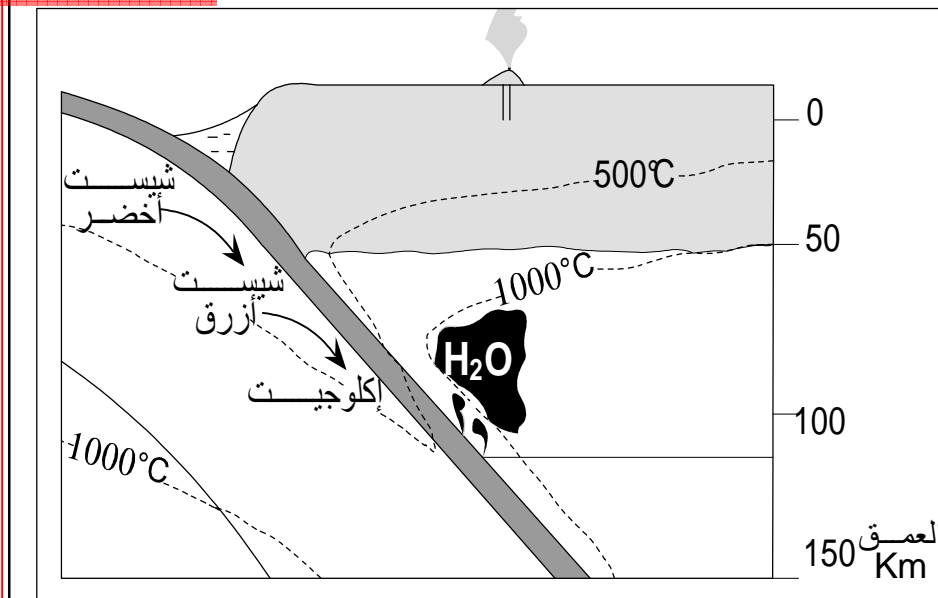
الوثيقة 2 : ظروف التحول في مناطق الاصطدام.



تحول مناطق الاصطدام
= تحول دينامي حراري
يعود التحول في مناطق الاصطدام إلى ارتفاع متزامن في درجة الحرارة والضغط.
↓ ضغط الكتلة الصخرية
← ضغط القوى التكتونية الانضغاطية
↑ توازن تضاعطي

اللوحة 5

الوثيقة 3 : ظروف التحول في مناطق الطمر.



تحول مناطق الطمر
= تحول دينامي
ينغرز الغلاف الصخري المحيطي تحت الغلاف الصخري القاري، فتتغير الظروف التي تخضع لها الصخور المنغرفة كالارتفاع الكبير في الضغط.
قد يحدث أن تصعد صخور القشرة المحيطية إلى الأعلى نتيجة ظروف جيولوجية مختلفة فيلاحظ تكون صخور جديدة تختلف عن تلك التي انغرت