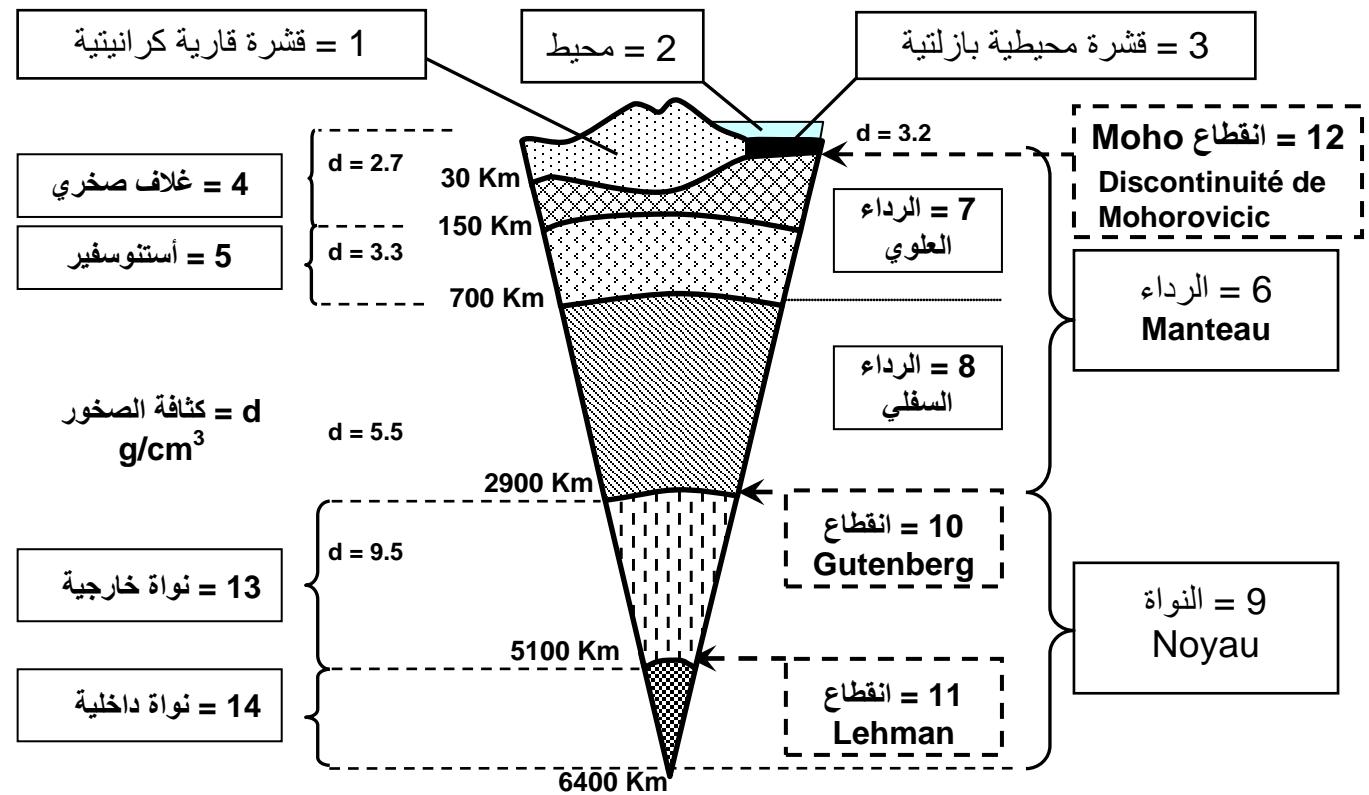


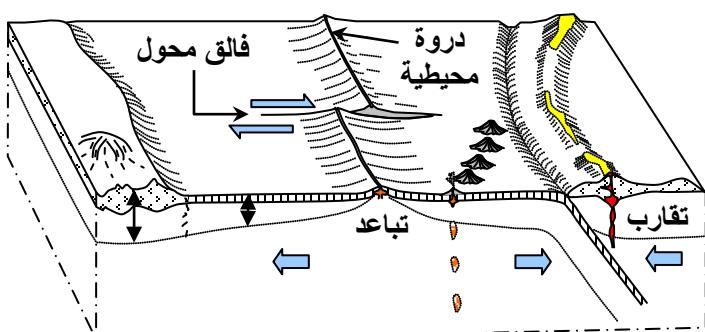
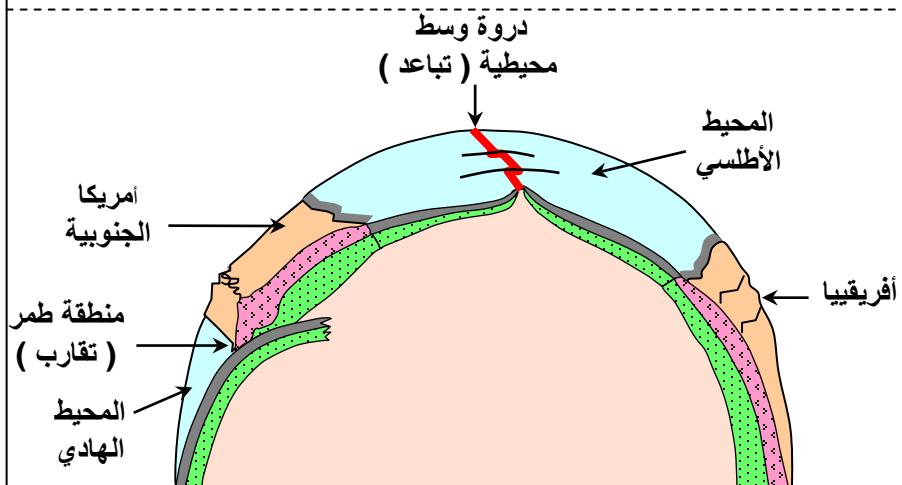
الظواهر الجيولوجية المصاحبة لنشوء السلالس الجبلية وعلاقتها بتكتونية الصفائح

ذكرى بنية الكرة الأرضية: (أنظر الوثيقة 1 والوثيقة 2)

الوثيقة 1: تمثل الوثيقة رسمًا تخطيطياً لتركيب الكوكبة الأرضية، بعد إعطاء عناصر الوثيقة، أعط تعريفاً للغلاف الصخري.



الوثيقة 2: بعض الظواهر الجيولوجية التي طرأت على مستوى جزء من الكوكبة الأرضية.



★ ينقسم الغلاف الصخري إلى عدة كتل تمثل الصفائح الصخرية أو التكتونية.

★ يمكن التمييز بين أربعة أنواع من الحدود بين الصفائح:

- الدروات المحيطية حيث تنشأ القشرة المحيطية الجديدة.

- مناطق الطمر حيث يختفي الغلاف الصخري القديم.

- مناطق الاصطدام حيث تكتمل تتجابه قشرتان قاريتان.

- الفوالق المحولة.

تنتقل هذه الصفائح بالنسبة لبعضها البعض. فهي تبتعد في مستوى الدروات، وتتقارب في مناطق الطمر، وتتجاباً في مستوى مناطق الاصطدام.



★ الغلاف الصخري : يضم القشرة الأرضية (القارية والمحيطية) ، وجزء من الرداء العلوي. تحد القشرة الأرضية بواسطة انقطاع Moho الذي يفصل بين القشرة الأرضية والرداء العلوي.
معدل كثافة الصخور في هذا الغلاف حوالي 2.7 g/cm^3

★ الرداء : مادته غير متجانسة بشكل عام. فالجزء العلوي منه يتكون من مادة لدنه (مائعة)، تطفو فوقه صفائح الغلاف الصخري، بينما الجزء السفلي منه يتكون من مادة صلبة. ولهذا يقسم الرداء إلى قسمين: الرداء العلوي والرداء السفلي. يمتد إذن الرداء من انقطاع Moho إلى انقطاع Gutenberg.

★ النواة الخارجية: تحد بواسطة انقطاع Lehmann. كثافة الصخور من 9.5 إلى 12

★ النواة الداخلية: تمتد إلى مركز الأرض أي إلى عمق 4600 كيلومتر. كثافة ما بين 12 إلى 12.5 .

يتشكل الغلاف الصخري من مجموعة من الصفائح صلبة وطافية على الأستينوسفير وفي حركة مستمرة. وينتتج عن حركة صفائح الغلاف الصخري، انفتاح المحيطات، والذي يعوضه تقارب الصفائح في مناطق أخرى حيث تتشكل السلالس الجبلية، والتي تصاحبها مجموعة من التشوّهات التكتونية .

- **فما هي ظروف تشكيل السلالس الجبلية؟ وما هي أنواعها؟**
- **وما هي الظواهر الجيولوجية المصاحبة لنشوء السلالس الجبلية الحديثة؟**
- **وما علاقتها بتكتونية الصفائح؟**

السلالس الجبلية الحديثة وعلاقتها بتكتونية الصفائح

مقدمة: السلاسل الجبلية الحديثة تضاريس بارزة على سطح الأرض، ارتبطت تشكيلها بحركة الصفائح التكتونية خلال الأزمنة الجيولوجية القديمة.

ما علاقة السلاسل الجبلية الحديثة بتكتونية الصفائح؟

ما هي أنواع السلاسل الجبلية الحديثة؟ وما هي مميزاتها؟

ما هي أبرز التشوّهات التكتونية المميزة للسلاسل الجبلية الحديثة؟

١ - أنواع السلاسل الجبلية الحديثة وعلاقتها بتكتونية الصفائح. انظر الوثيقة 3.

الوثيقة 3 :

الصفائح الصخرية هي قطع صلبة طافية على الأستينوسفير، تتكون من جزء من الرداء العلوي تعلوه قشرة قارية أو قشرة محيطية أو هما معاً. يشكل مجموع الصفائح الغلاف الصخري للكرة الأرضية.

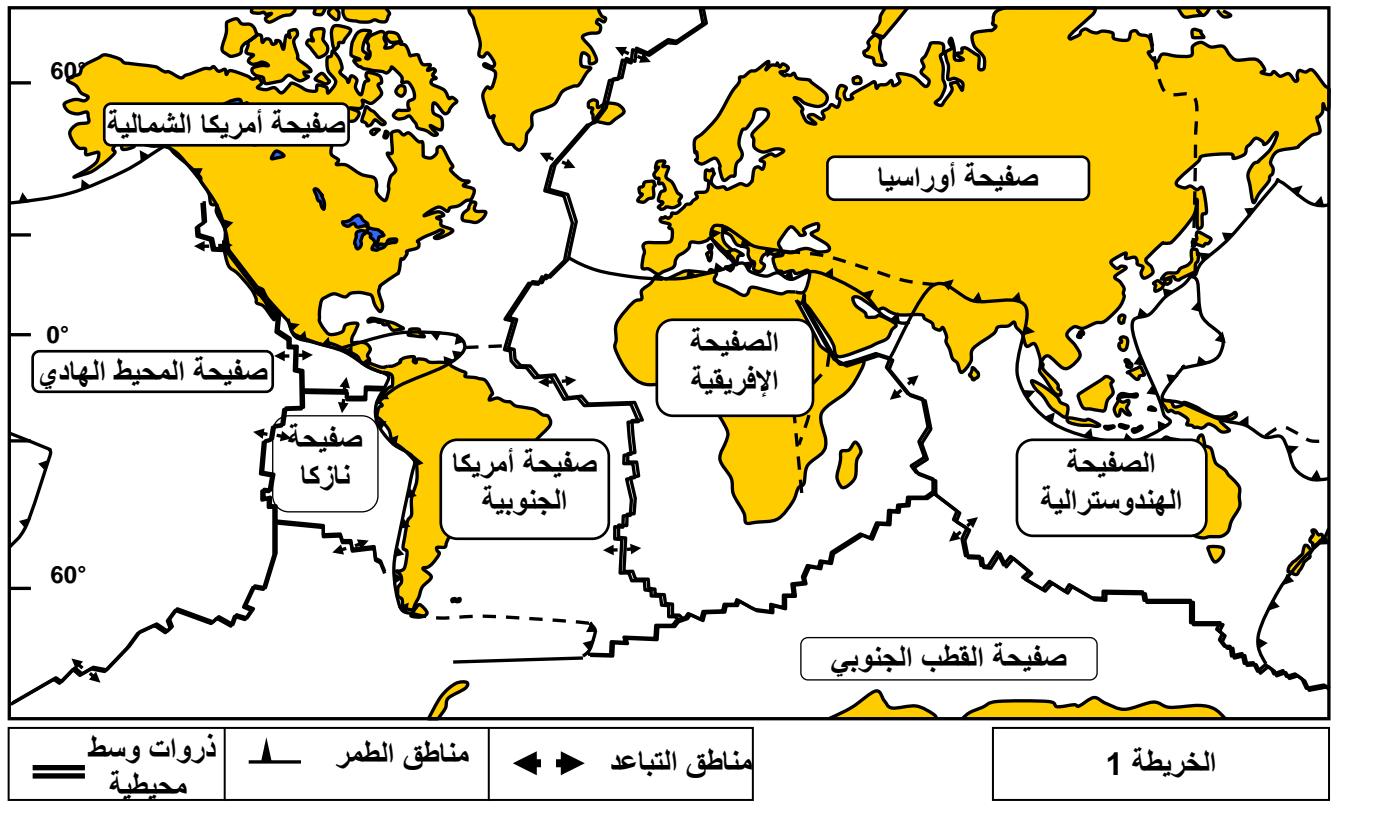
* تمثل الخريطة 1 أهم الصفائح التكتونية وعلاقتها ببعضها البعض. وتمثل الخريطة 2 التوزيع الجغرافي للبراكين وبؤر الزلازل على مستوى الكره الأرضية.

١) اعتماداً على الخريطة 1 و 2 وعلى مكتسباتك ذكر بمميزات حدود الصفائح؟

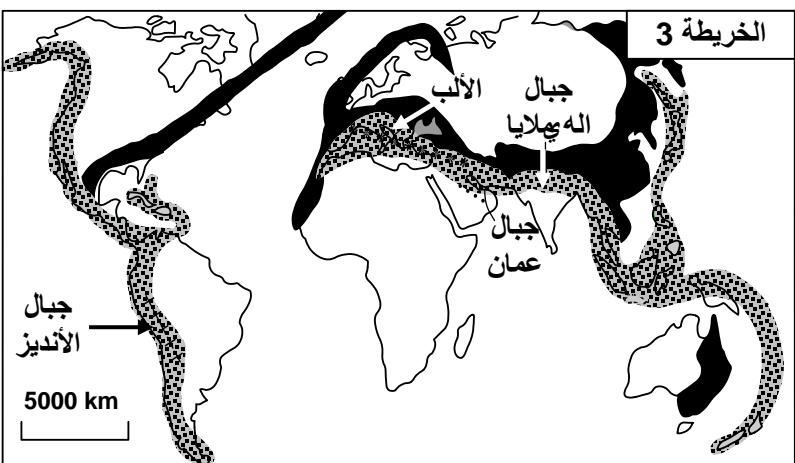
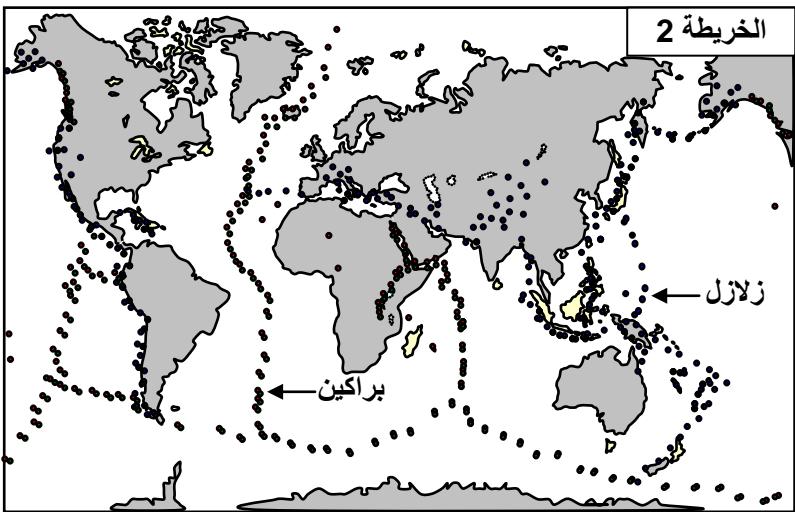
* تمثل الخريطة 3 التوزيع الجغرافي للسلاسل الجبلية الحديثة على مستوى الكره الأرضية.

٢) بالاعتماد على هذه الخريطة والخرائط السابقة، حدد تموير السلاسل الجبلية الحديثة.

٣) صنف هذه السلاسل الجبلية حسب مواضع تواجدها.



١) الصفيحة التكتونية هي قطعة من الغلاف الصخري شاسعة وهادئة، تحدها مناطق ضيقية ذات نشاط بركاني وزلزالي كثيف. وتتميز حدود الصفائح بـ :



- مناطق التباعد: تتموضع وسط المحيط وتمثل في الذروات الوسط محيطية.
 - مناطق التقارب أو التجاhe وتكون من:
 - ✓ مناطق الطرmer حيث تتغزز صفيحة تحت أخرى.
 - ✓ مناطق الطفو حيث يزحف الغلاف الصخري المحيطي فوق الغلاف الصخري القاري.
 - ✓ مناطق الاصطدام حيث تصطدم كثلة قارية مع أخرى.
 - مناطق الاحتكاك: تتحكص صفيحة بأخرى.
 - مع حركة أفقيه للفيختين.
- (2) تتموضع السلاسل الجبلية الحديثة على مستوى مناطق التقارب بين الصفائح التكتونية، مما يدل على وجود علاقة بين حركية الصفائح وتشكل السلاسل الجبلية الحديثة.

- (3) يمكن تصنيف السلاسل الجبلية الحديثة إلى ثلاثة أنواع هي:
- سلاسل الطرمر : تتشكل في مناطق الطرمر بين صفيحة محيطية وصفيحة أخرى.
 - سلاسل الاصطدام : تتشكل اثر اصطدام كثتين قاريتين تنتهيان لصفيحتين مختلفتين.
 - سلاسل الطفو : تنتج عن طفو أو تراكم غلاف صخري محيطي فوق غلاف صخري قاري ينتهيان لصفيحتين مختلفتين.

II - خصائص السلاسل الجبلية الحديثة.

① سلاسل الطرمر

أ - الخصائص البنوية والجيوفيزيانية لمناطق الطرمر: مثال جبال الأنديز وثيقه 4

- ★ تتموضع جبال الأنديز (سلاسل الطرمر) في منطقة التجاhe بين صفيحة المحيط الهادئ وصفيحة أمريكا الجنوبية ويتميز هذا الهامش النشيط بظواهر جيولوجية خاصة أبرزها:
 - وجود حفر محيطية عميقه.
 - زلزالية شديدة تتنظم بؤرها على مستوى مائل يسمى مستوى Benioff.
 - شذوذات حرارية، حيث أن خطوط ثوابت درجة الحرارة غير موازية لسطح الأرض، بل تنغرز نحو العمق حسب سطح مائل موافق لمستوى Bénioff.
 - يفسر الجيوفيزيانيون هذه الشذوذات بانغراز صفيحة باردة بالاستينوسفير الساخن.
 - بركانية عنيفة تؤدي إلى قذف صهارة أنديزية يسبب تبردتها المرحلي صخرة ذات بنية ميكروليتية تسمى الأنديزيت Andésite.

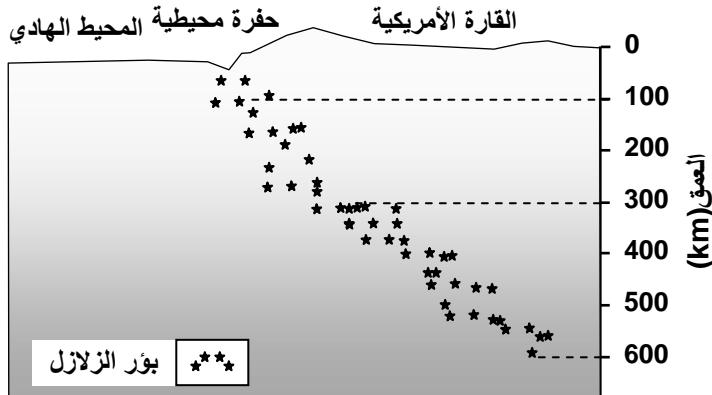


الوثيقة 4: الخصائص البنوية والجيوفيزائية لمناطق الطمر.

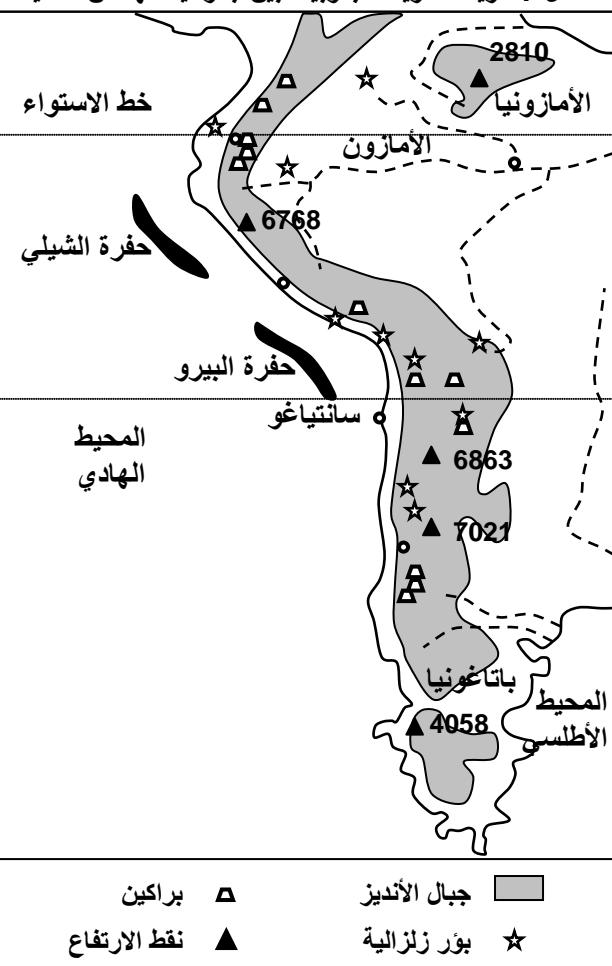
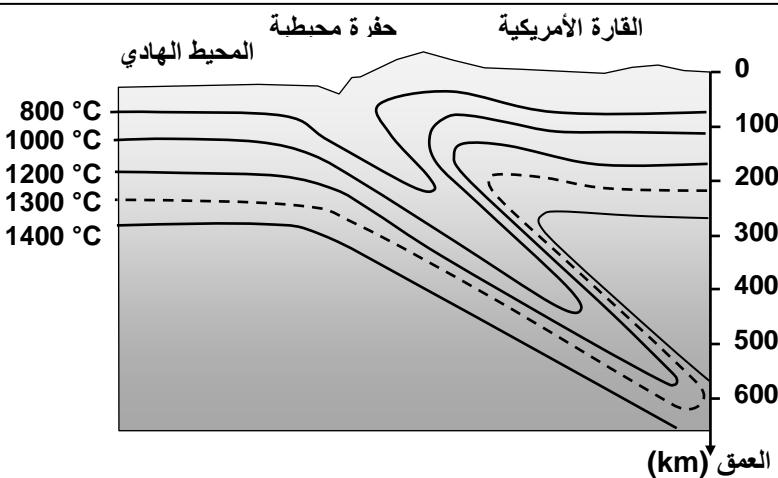
حدد من خلال دراسة هذه الوثيقة، الظروف الجيوفيزائية المميزة لمناطق الطمر، بنية صخرة الأنديزيت وظروف تشكلها.

شكل أ: خريطة أمريكا الجنوبية تبين جغرافية الهامش النشط

شكل ب: توزيع بؤر الزلازل حسب العمق في مستوى الهامش النشط لمنطقة الأنديز



شكل ج: توزيع خطوط تساوي درجة الحرارة في منطقة الطمر بجبال الأنديز



شكل د: صخرة الأنديزيت Andésite: صخرة رمادية اللون، مميزة لمناطق الطمر وقد سميت بذلك لوجودها بكثرة في جبال الأنديز. ①: عينة لصخرة الأنديزيت. ②: ملاحظة صفيحة دقيقة لصخرة الأنديزيت بالمجهر المستقطب. ③: رسم تفسيري للصفيحة الدقيقة. PY = البيروكسين، PL = البلاجيوكلاز، M = ميكروليتات، C = زجاج.



★ تكون صخرة الأنديزيت من مادة غير متبلورة تدعى عجين أو زجاج، وبلورات كبيرة الحجم (البلاجيوكلاز و البيروكسين)، وبلورات صغيرة الحجم تدعى ميكروليتات. لدى نتكلم عن بنية ميكروليتية، الشيء الذي يدل على أن صخرة الأنديزيت تشكلت عبر مراحل:

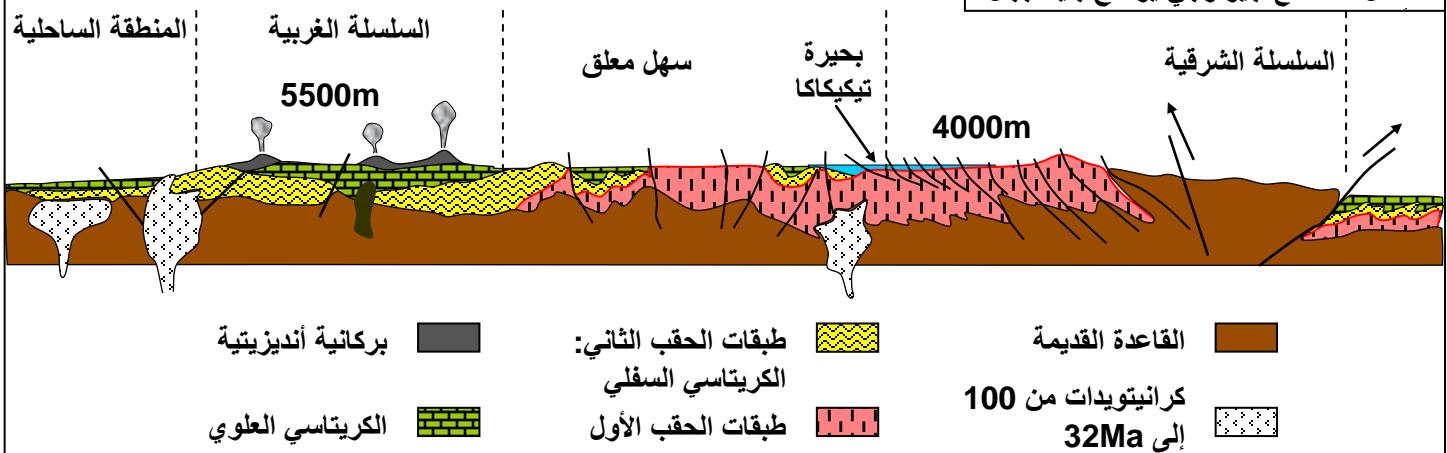
- تبريد بطيء في العمق مكن من تشكيل البلورات الكبيرة.
- تبريد سريع على السطح ترب عن تشكيل الزجاج والميكروليتات.

ب - تشكل سلاسل الطمر: وثيقة 5

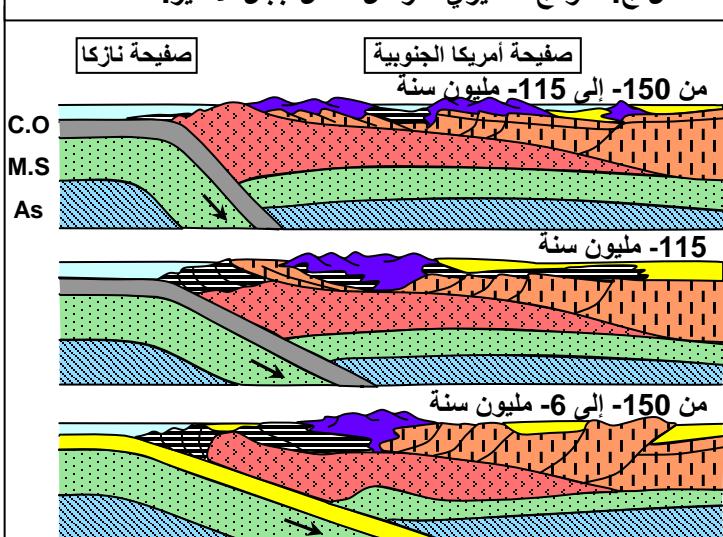
الوثيقة 5: تشكيل سلاسل الطمر.

- انطلاقاً من الشكل أ من الوثيقة، استخرج المميزات التكتونية لجبال الأنديز.
- من خلال معطيات الوثيقة 6 والشكل ب من الوثيقة 5 بين كيف تتشكل البركانية الأنديزية وبلوتونات الكروانوديوريت، واربط هذين الحدين بتكتونية الصفائح.
- من خلال تحليل معطيات الشكل ج من الوثيقة، حدد تسلسل الأحداث المؤدية إلى تشكيل جبال الأنديز.

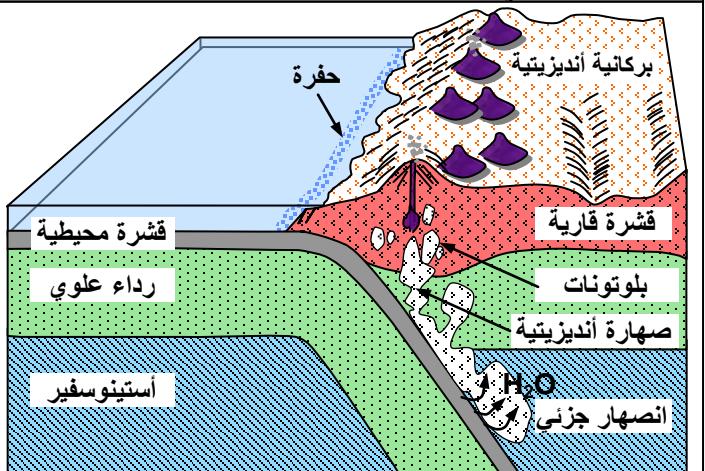
الشكل أ: مقطع جيولوجي يوضح بنية جبال



الشكل ج: نموذج تفسيري لمراحل تشكيل جبال الأنديز.

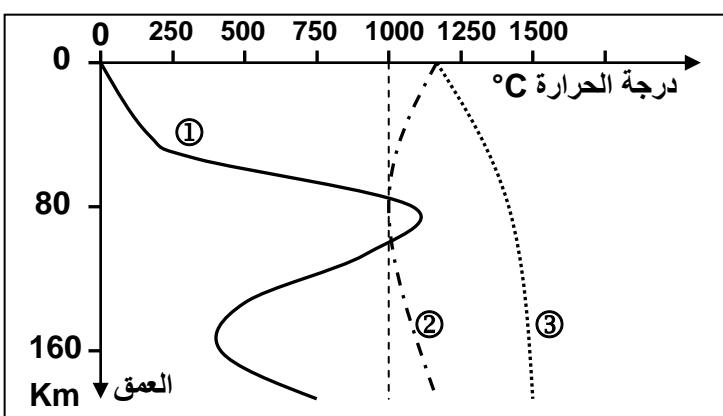


الشكل ب: مجسم بياني لبنية جبال الأنديز: البركانية الأنديزية والبلوتونية نتاج



- (1) انطلاقاً من الشكل أ من الوثيقة يمكن القول أن سلاسل الأنديز تتميز بـ:
- بركانية أنديزية وبصخور بلوتونية (صخرة صهارية داخلية النشأة أي تبردت في العمق).
 - تشوهات تكتونية بسيطة: طيات على شكل مروحة وفوالق معكوسة.

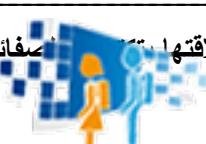
الوثيقة 6: تطور درجة الحرارة حسب العمق تحت القوس الصهاري لمنطقة الطمر ①.



على نفس المبيان مثلت المنحنيات التجريبية لبداية انصهار البيريدوتيت المكونة للرداء تحت ظروف الضغط والحرارة:

- ② = منحنى تصلب البيريدوتيت المميّة.
- ③ = منحنى تصلب البيريدوتيت غير المميّة.

من خلال تحليل معطيات هذه الوثيقة، أربط العلاقة بين البلوتونية والبركانية الأنديزية وتكتونية الصفائح.



(2) انطلاقاً من معطيات الوثيقة 6، والشكل ب من الوثيقة 5، نفس البنية التكتونية والصخرية لمناطق الطرم بما يلي:

يؤدي انغراز الغلاف الصخري المحيطي (أكثر كثافة) تحت الغلاف الصخري القاري (أقل كثافة) إلى خضوع الصخور عند وصولها إلى الأستنوسفير لارتفاع في درجة الحرارة والضغط، وينتج عن هذا تحرير الماء الذي ينتشر عبر الرداء فيصبح هذا الأخير تحت شروط الانصهار الجزيئي. تتصعد الصهارة الناتجة عن هذا الانصهار الجزيئي نحو السطح مؤدية إلى بركانية أنديزيتية. كما يتبرد جزء من هذه الصهارة في الأعماق فيعطي بلتونات الكرانوديوريت.

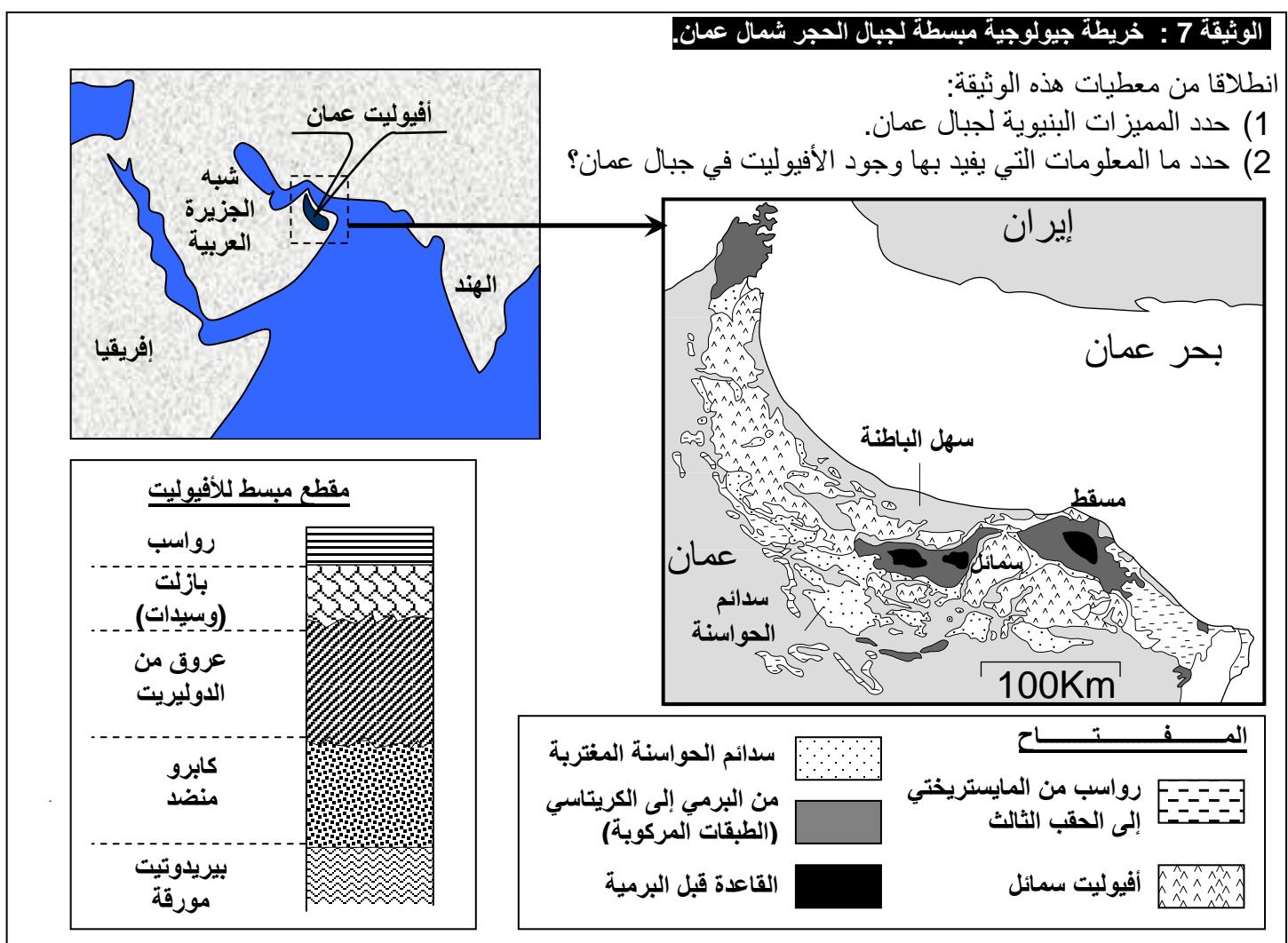
(3) تكون الصفيحة المنغرة أثناء الطرم مكسوة بطبقات رسوبية، تعمل الصفيحة الراكبة على كشطها وفصلها عن القشرة المحيطية المركبة ، فتشكل هذه الرواسب موشور التضخم.

بتوالي الضغوط التكتونية، تزداد أهمية الطي والفووالق المعكوس، فينتج عن هذا تقصير وارتفاع في الغلاف الصخري مشكلاً تضاريس عالية تمثل سلسلة الطرم.

② سلاسل الطفو:

أ – الخصائص البنوية لسلسلة الطفو: مثال جبال عمان وثيقة 7.

الوثيقة 7 : خريطة جيولوجية مبسطة لجبال الحجر شمال عمان.

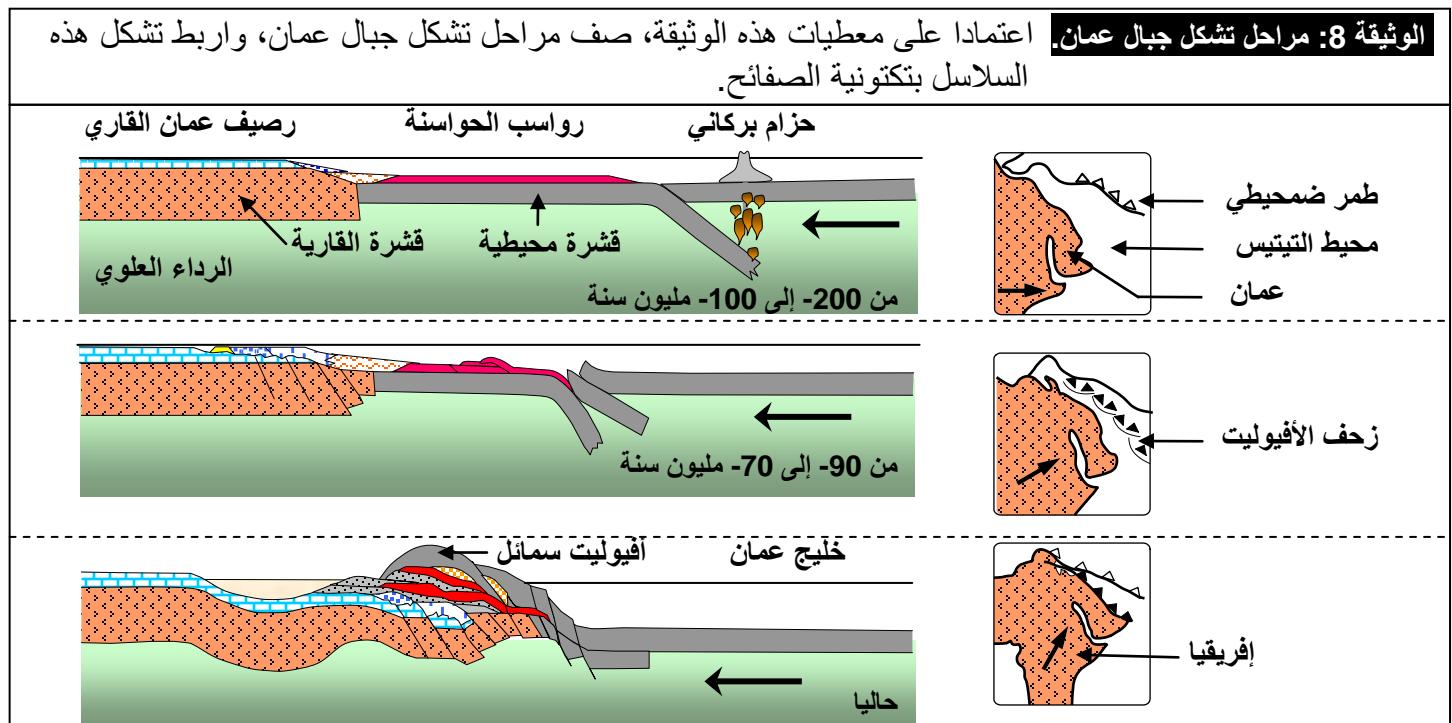


(1) تتميز سلسلة جبال عمان بـ:

- وجود سدام، وهي تشكيلات صخرية مغتربة ذات امتداد كبير (مئات الكيلومترات)، زحفت من موقع نشأتها واستقرت في مكان آخر وغطت صخوراً أخرى تسمى بالصخور المركبة.
- وجود صخور المركب الأوفوكوليتي Ophiolite له نفس تركيب الغلاف الصخري المحيطي.

(2) داخل المجال القاري لعمان، يعتبر وجود صخور المركب الأف يوليتى شاهداً عن انغلاق مجال محيطي وزحف لصفيحة محيطية على صفيحة قارية، وهو ما يسمى بالطفو Obduction.

ب - تشكل سلاسل الطفو: وثيقة 8.



باعتبار الخصائص البنوية والصخرية الحالية لجبال عمان، يمكن استعادة التاريخ الجيولوجي للمنطقة، والذي تتمثل أحداثه كالتالي:

- بين الصفيحة الإفريقية والصفيحة الأوراسيوية كان هناك محيط قديم هو التيتيس Téthys (البحر الوحيد الذي كان يحيط باليابسة الوحيدة حسب نظرية زحمة القارات)، حيث ظهرت منطقة طمر ضمحيطية تم فيها طمر الصفيحة الإفريقية تحت الصفيحة الأوراسيوية.
- عندما نفذت القشرة المحيطية المطمورة، ووصلت القارة (شبه الجزيرة العربية) إلى منطقة الطمر بدأ طمر الغلاف الصخري القاري، غير أن ضعف كثافة هذا الأخير تحول دون استمرار طمره، مما أدى إلى حجز الطمر.
- مع توسيع القوى الانضغاطية، يزحف الغلاف الصخري والرواسب المحيطيتين فوق الغلاف الصخري القاري. نتكلم عن ظاهرة الطفو.
- تؤدي هذه التراكبات من الصخور إلى تضخم الغلاف الصخري، فينتج عن ذلك نشوء سلاسل جبلية تسمى بسلاسل الطفو.

③ سلاسل الاصطدام:

أ - الخصائص البنوية والبتروغرافية لسلاسل الاصطدام:

مثال جبال الهملايا وثيقة 9.



الوثيقة 9: سلسلة جبال الهملايا

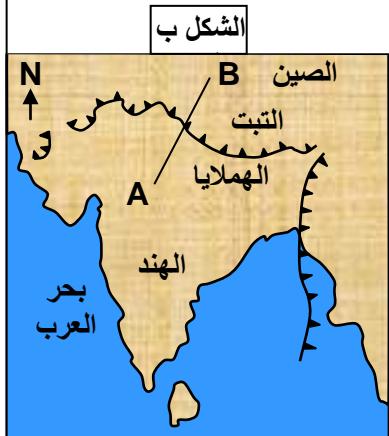
تعطي الوثيقة صورة بالأقمار الصناعية للهملايا (الشكل أ)، ورسم تفسيري لهذه الصورة (الشكل ب). ويمثل الشكل ج، رسم تخطيطي لمقطع جيولوجي أنجز على مستوى جبال الهملايا حسب الخط AB.

1) انطلاقاً من الشكل أ من الوثيقة حدد تموضع جبال الهملايا، ثم صف الكيفية التي تتموضع بها هذه الجبال.

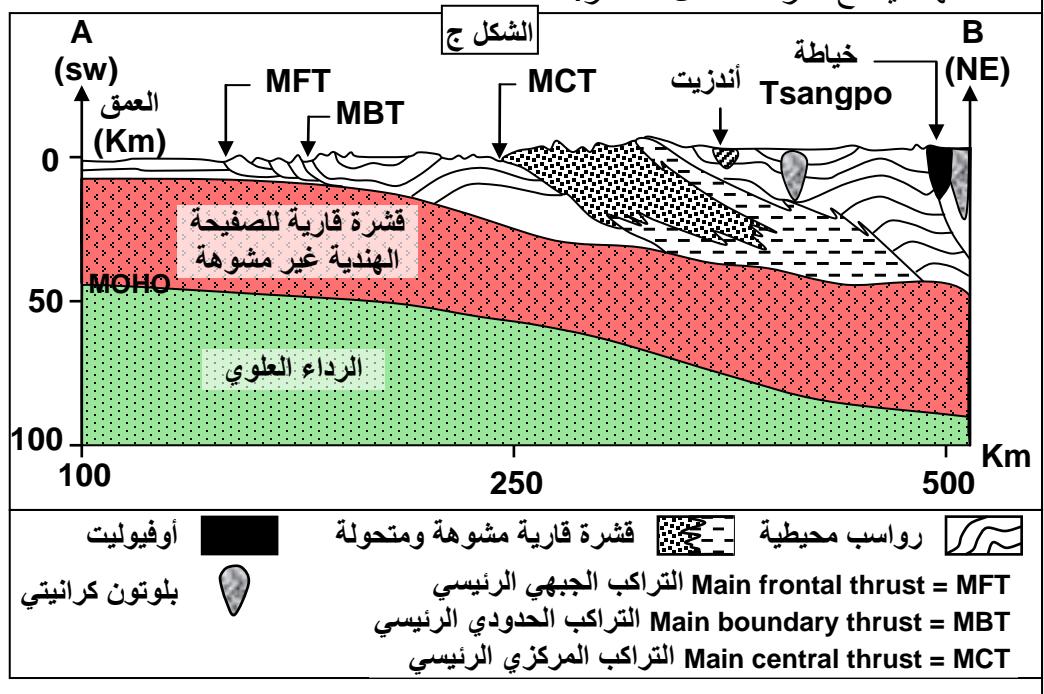
2) انطلاقاً من الشكل ب من الوثيقة استخرج المميزات الصخرية والتكتونية لجبال الهملايا مع ذكر دلالة كل عنصر.



الشكل أ



الشكل ب



(1) تتحضر جبال الهملايا بين كتلتين قاريتين متصادمتين: الهند وآسيا.

(2) تتميز هذه السلسلة بـ:

- تراكبات Chevauchement وتشوهات ناتجة عن قوى انتضاغاطية عرفتها منطقة التجاhe بين الكتلتين القاريتين.
- وجود صخور أنديزيتية وكراينيتية بالتبت، تدل على نشاط صهاري ناتج عن ظاهرة الطمر.
- وجود صخور الأوفيليت وصخور رسوبية تيتيسية (موشور التضخم) تدل على حدوث طفو.

ب - تشكيل سلسلة جبال الهملايا

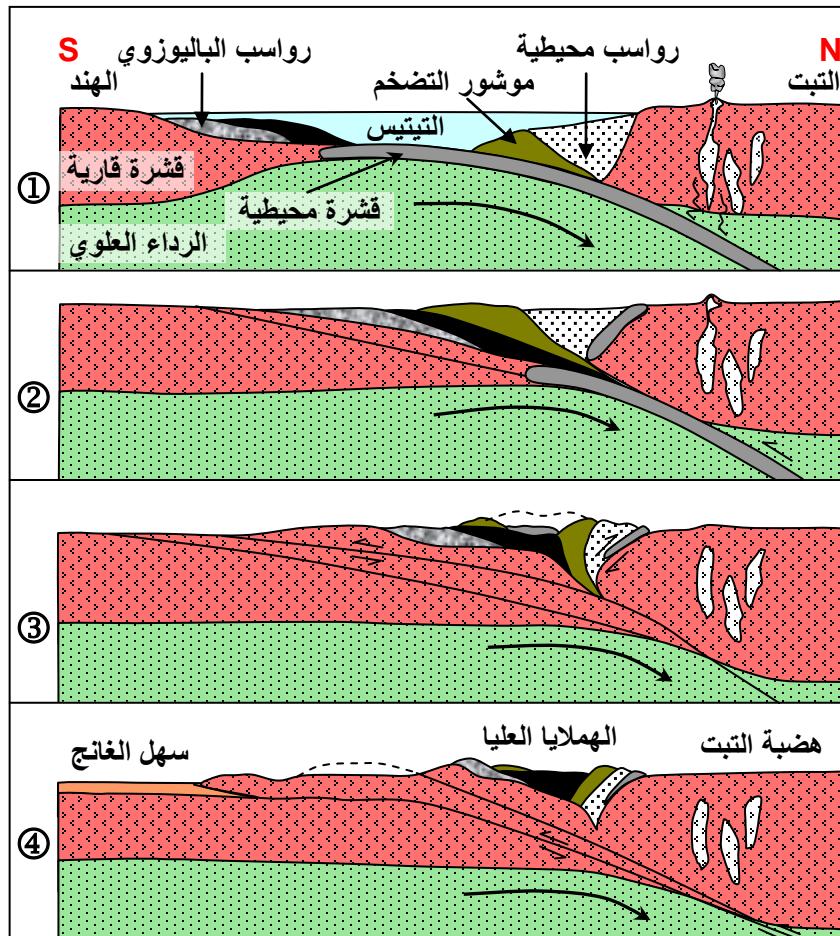
(1) حسب الشكل أ، قبل 70 مليون سنة كانت القارة الهندية والأسيوية متبعدين، ونتيجة لحركة الصفائح انتقلت القارة الهندية نحو الشمال، مع اختفاء المحيط الذي يفصلها عن القارة الأسيوية، إلى أن التصقت بالقارة الأسيوية وتشكلت بينهما سلسلة جبال الهملايا.

(2) تشكلت سلسلة جبال الهملايا نتيجة حركة الصفائح عبر المراحل التالية:

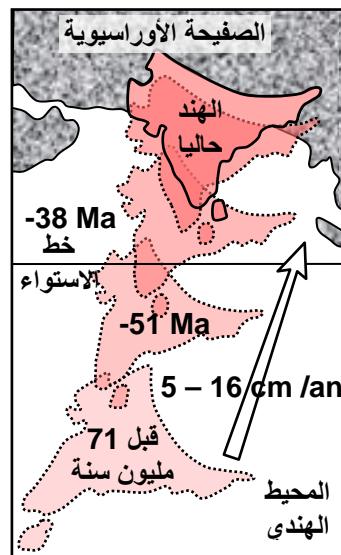
- قبل 100 مليون سنة كانت هناك منطقة طمر ضمحيطية بين الصفيحة التي تحمل القارة الهندية والصفيحة الأوروasiوية.
- طمر الغلاف الصخري المحيطي تحت الصفيحة الأوروasiوية أدى إلى نشوء الصهارة الأنديزيتية والبلوتونية.



- بعد استنفاد الغلاف الصخري المحيطي للصفيحة المطحورة يتم حجز الطمر، فينتج عن ذلك طفو جزء من الغلاف الصخري المحيطي للصفيحة الراكبة فوق القشرة القارية للهند الشيء الذي أعطى مركب الأفيفوليت.
- مع استمرار القوى الانضغاطية، اصطدم الهامشان القاريان للهند وآسيا، مع تكون موشور تضخم بينهما ونشوء تراكمات كبيرة في اتجاه الجنوب.
- بتزاييد الضغوطات التكتونية، نشأت تشوّهات معقدة دفعت بموشور التضخم باتجاه آسيا مع رفع الكتل الصخرية عالياً وهذا ما أعطى الهimalaya العليا (حيث توجد أعلى قمة: Everest).



الوثيقة 10: تشكيل سلاسل الاصطدام.
رسوم تخطيطية تبين حركة الصفيحة الهندية حسب نظرية زحزحة القارات. ومراحل تشكيل جبال الهimalaya.



انطلاقاً من معطيات هذه الوثيقة:
 1) صفت موضع شبه الجزيرة الهندية عبر الزمن واربط ذلك بزحزحة القارات.
 2) فسر آلية تشكيل سلاسل الاصطدام واربط العلاقة بين تشكيل هذه الجبال وتكتونية الصفائح.

ملحوظة: إن اصطدام قارتين يمكن أن يكون مسبوقاً بـ:

- طمر دون طفو: غياب المركب الأفيفوليتي.
- طمر مع طفو: تواجد المركب الأفيفوليتي.

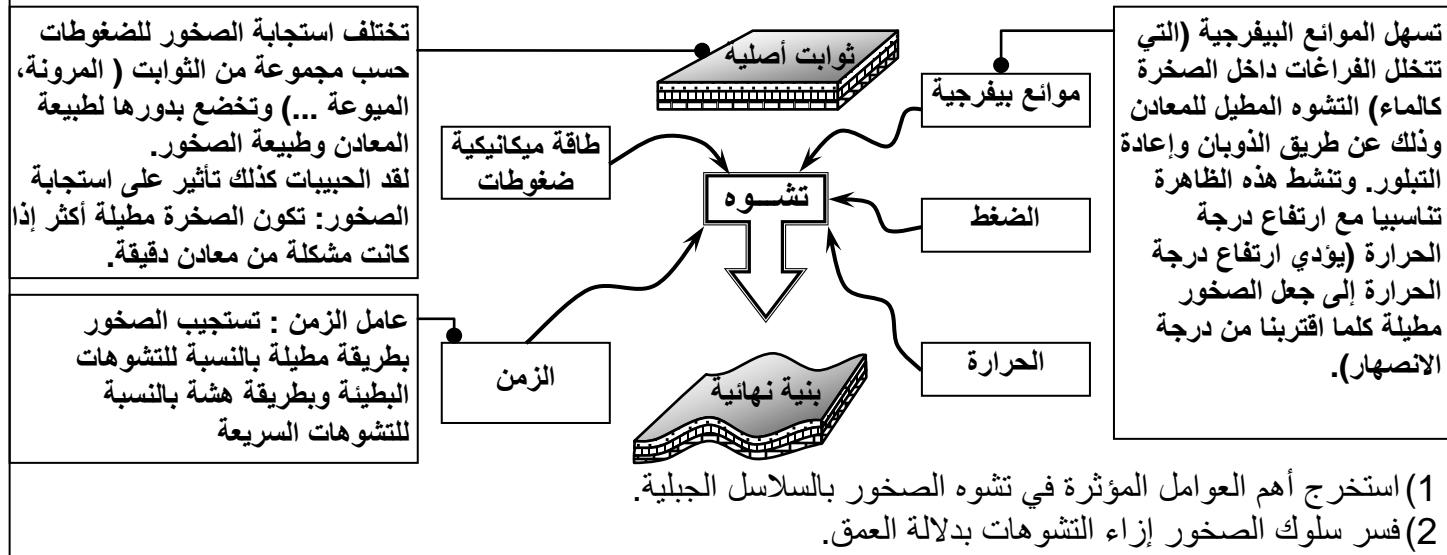
III – التشوهات التكتونية المميزة لسلالس الطرmer والاصطدام.

① العوامل المتدخلة في تشوّه الصخور.

أ – ملاحظات: انظر الوثيقة 11.



الوثيقة 11: عوامل تشوّه الصخور. تختلف تشوّهات الصخور حسب بنيتها وتركيبها وتموضعها في الغلاف الصخري، إذ تكون هشة في السطح فتشكل فوالق وطيات ثابتة السمك. وتكون مطيلة في العمق فتشكل طيات متغيرة السمك وشيشية.



1) يرتبط نمط التشوّه التكتوني بمناطق التجاّبه بين الصفائح، بعوامل خارجية أهمها: العمق الذي يحدد تغيرات الضغط ودرجة الحرارة والزمن والحركات التكتونية. وعوامل داخلية أهمها: خصائص المرونة والميوّعة.

2) تختلف استجابة الصخور للضغوط التكتونية حسب العمق:

- على السطح تكون ظروف الضغط والحرارة منخفضة، فتكون الصخور هشة مما يجعل التشوّهات التكتونية من النوع الكسور. وتتمثل أساساً في الفوالق المعاكس والسدائم المرتبطة بها.
- في العمق يزداد الضغط والحرارة مما يجعل الصخور مرنة، فتصبح التشوّهات التكتونية على شكل طيات متساوية السمك، ثم متغيرة السمك مع ازدياد العمق.

ب - استنتاج:

تطور التشوّهات حسب شدة الضغوط المسلطة عليها، وبذلك نحدد ثلاثة مجالات هي: المجال 1 = المجال المرن، المجال 2 = المجال اللدن، المجال 3 = مجال التدفق اللدن (Fluage).

② التشوّهات التكتونية.

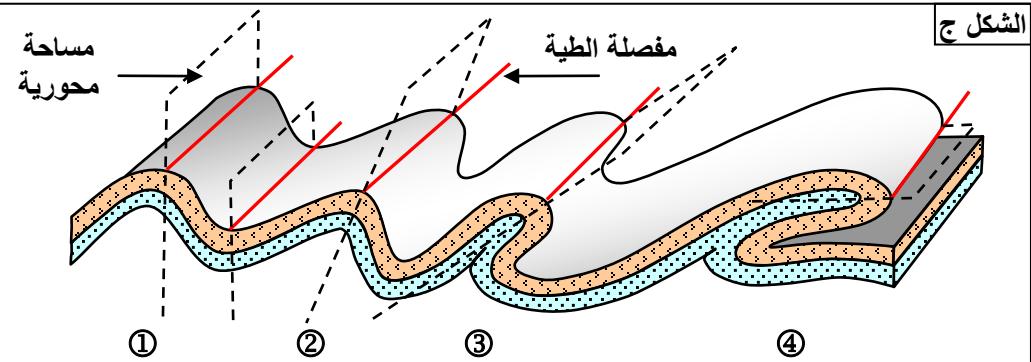
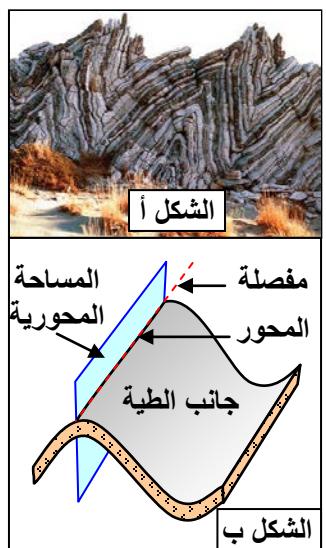
أ - **الطيات:** انظر الوثيقة 12.

الطيات هي عبارة تشوّهات تكتونية متواصلة (تبقي الطبقات الصخرية متصلة على طول مساحة الطyi)، تنتج عن قوى انضغاطية، مما يتربّع عنه تقصير في الطبقات الصخرية.

يمثل الشكل أ صورة لطيات بسلسلة الجبال الصخرية، والشكل ب رسم تخطيطي لعناصر الطية. والشكل ج رسم تخطيطي لمختلف أنماط الطيات.

- 1) تعرف مختلف أنماط الطيات المميزة لمناطق الطرم.
- 2) تعرف عناصر وخصائص الطيات.
- 3) ميز بين مختلف أصناف الطيات.

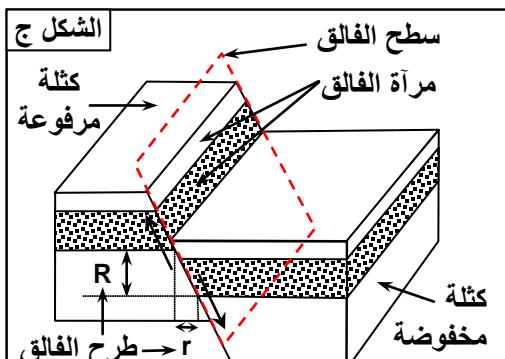
الوثيقة 12: الطيات.



(1) تتميز سلاسل الطرم والاصطدام بتشوهات تكتونية تتجلى في طيات محدبة، وطيات مقعرة، وهي تشوهات نقاربية ناجمة عن ضغوط تكتونية بمناطق التجاوه بين الصفائح.

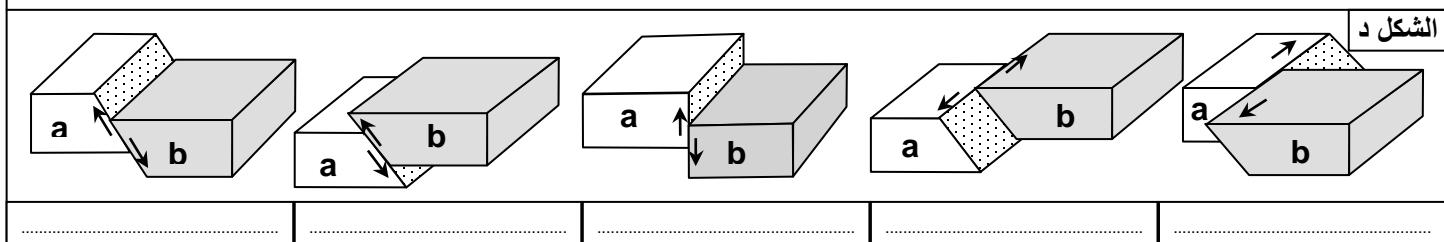
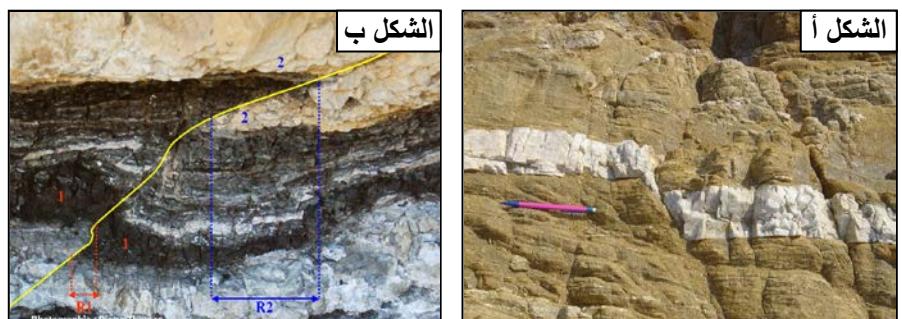
- (أنظر الشكل ج) عناصر الطية هي: المفصلة، جانب الطية، المساحة المحورية، محور الطية.
- (أنظر الشكل ت) أصناف الطيات هي: طية مستقيمة، طية منحرفة، طية مائلة، طية راقدة.

ب - الفوالق: أنظر الوثيقة 13.



الوثيقة 13: الفوالق. يعطي الشكل أ صورة لفالق عادي، والشكل ب صورة لفالق معكوس. الشكل ج: عناصر الفالق. الشكل د: أنماط الفوالق. الشكل ه: الفوالق المركبة.

- انطلاقاً من معطيات هذه الوثيقة:
- 1) تعرف أنواع الفوالق المنتشرة في مناطق الطرم والاصطدام.
 - 2) تعرف عناصر الفالق.
 - 3) قارن بين مختلف أصناف الفوالق.



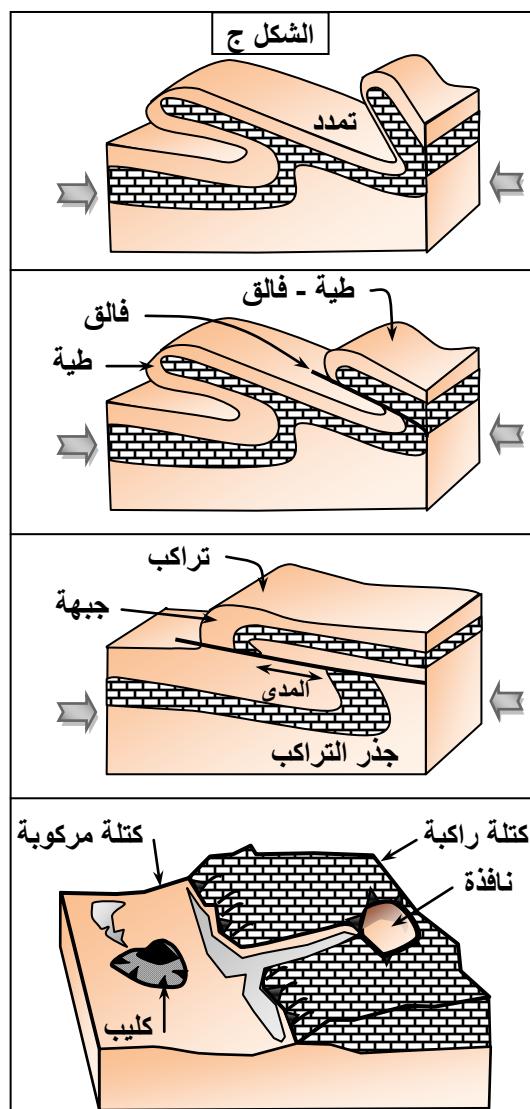
هي عبارة عن انكسارات للكتل الصخرية مصحوبة بتفاوت لكتلتين الناتجتين عن الكسر.

(1) تتميز سلاسل الطمر والاصطدام بقوه معاكسة وعادية، وسدائم، وهي تشوهدات تقاريبية ناجمة عن ضغوط تكتونية بمناطق التجاوه بين الصفائح.

(2) (أنظر الشكل ج) عناصر الفالق هي: سطح الفالق يكون مصحوباً بصدق إلى يسمى مرآة الفالق. طرح الفالق مركب من طرح أفقى مستعرض (R)، وطرح عمودي (R).

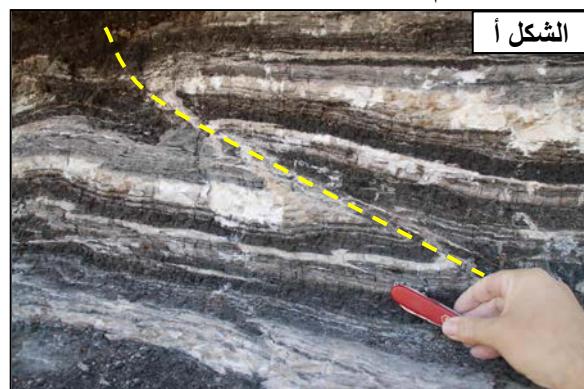
(3) (أنظر الشكل ت) أنماط الفوالق هي: فالق عادي، فالق معكوس، فالق عمودي، انقلاب. الفوالق المركبة هي مجموعة من الفوالق المعكosaة، في مناطق تسود فيها القوى الانضغاطية فتؤدي إلى تشكيل مدرجات صاعدة (الأنشاز) Horst.

ج - التشوهدات الوسيطة: أنظر الوثيقة 13.



الوثيقة 14: التشوهدات الوسيطة.

يمثل الشكل أ من الوثيقة صورة لمنظر جيولوجي بسلسلة جبال الألب تظهر طية-فالق. والشكل ب هو عبارة عن صورة لمنظر جيولوجي تظهر تراكباً. أما الشكل ج فهو عبارة عن رسوم تفسيرية تبين تطور الطية إلى الطية فالق ثم إلى التراكب. انطلاقاً من معطيات هذه الوثيقة تعرف مختلف التشوهدات الوسيطة المميزة لمناطق الطمر والاصطدام.



أدلت الضغوطات التقصيرية التي تعرضت لها القشرة الأرضية بمناطق الطمر والاصطدام إلى تعقيد التشوهدات التكتونية لتتحول إلى تشوهدات وسيطة: طيات-فووالق، تراكات، وسدائم.

a - الطيات - الفوالق pli-faille

نتيجة لتزايد الضغوط المسلط على الطية من أحد جانبيها، يتمدد الجانب المقابل لمنحي الضغوط ثم يتطرق، فيؤدي ذلك إلى حدوث فالق، لتطور الطية إلى طية-فالق.



b – التراكب Chevauchement

بعد تشكل الطية-الفالق، وإذا استمرت الضغوطات، يزحف الجزء الأعلى فوق الآخر مشكلاً تراكباً.

c – السديمة Nappe de charriage

بعد تشكل التراكب، وإذا استمرت الضغوطات، تصبح مسافة زحف الجزء الأعلى كبيرة، فت تكون بذلك السديمة. يسمى الجزء المتنقل بالراكب، وتسمى القاعدة بالمركب.

تعرض الصخور الراكبة للحث فت تكون نافذة تسمح برؤيه الطبقات المركوبة. ويمثل الكليب Klippe الصخور الراكبة التي لم تتعرض للحث، وتبقي شاهدة على التراكبات.

