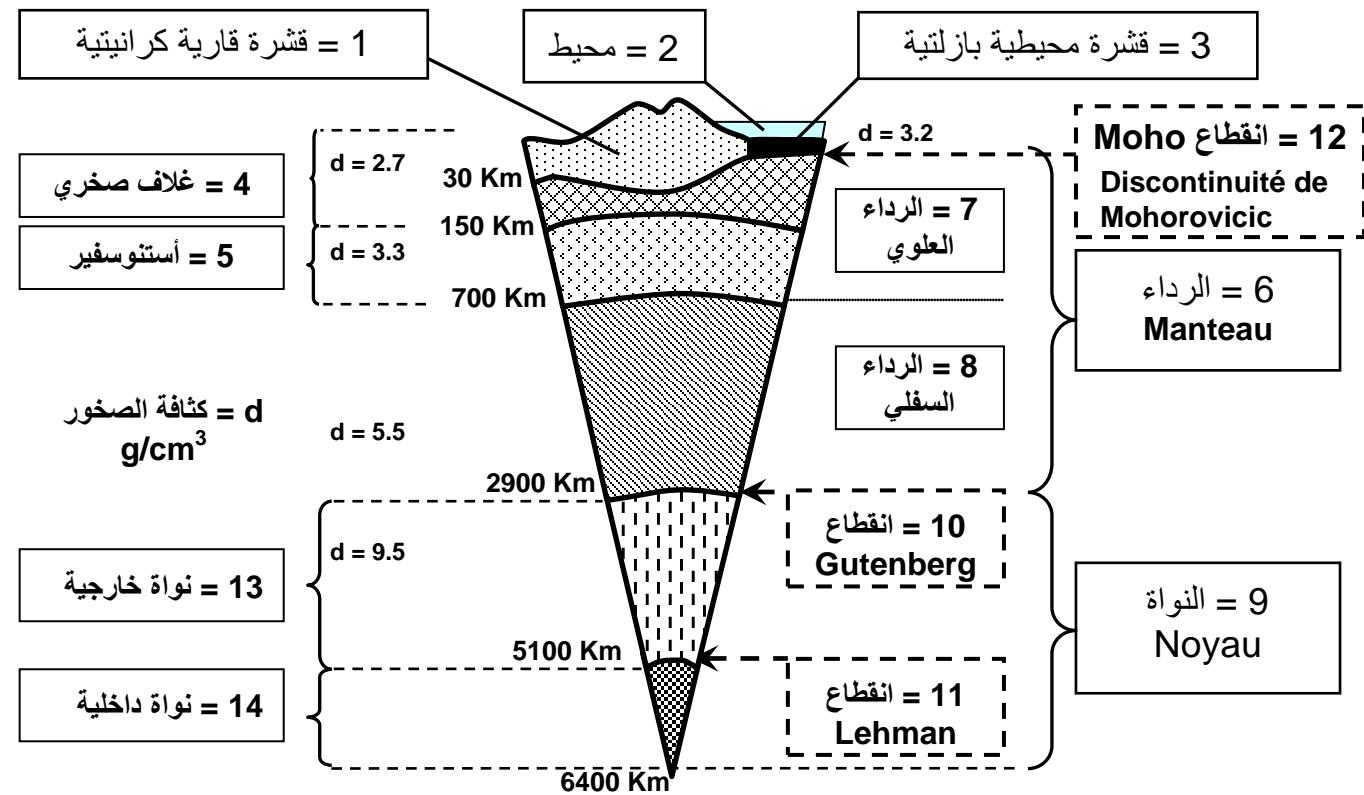


# الظواهر الجيولوجية المصاحبة لنشوء السلالس الجبلية وعلاقتها بتكتونية الصفائح

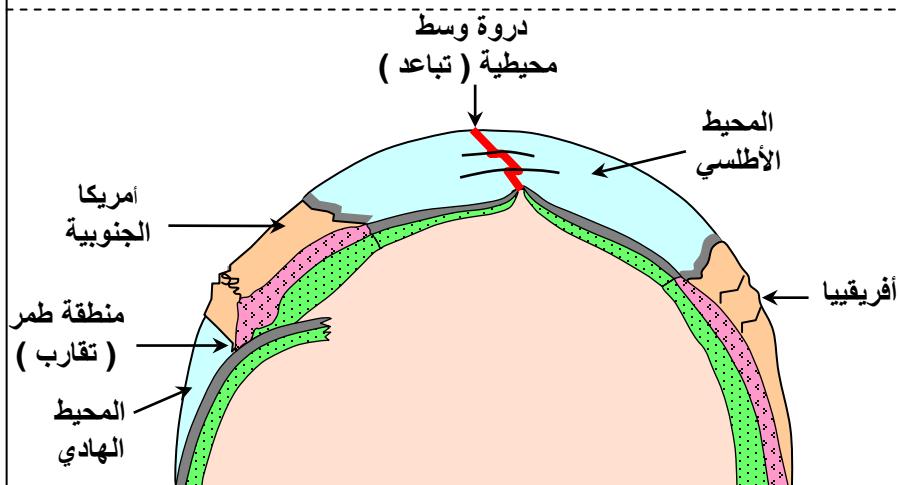
الوحدة الرابعة

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

الوثيقة 1: تمثل الوثيقة رسمًا تخطيطيًا لتركيب الكرة الأرضية، بعد إعطاء عناصر الوثيقة، أعط تعريفًا للغلاف الصخري.



الوثيقة 2: بعض الظواهر الجيولوجية التي تطرأ على مستوى جزء من الكرة الأرضية.



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

★ يمكن التمييز بين أربعة أنواع من الحدود بين الصفائح:

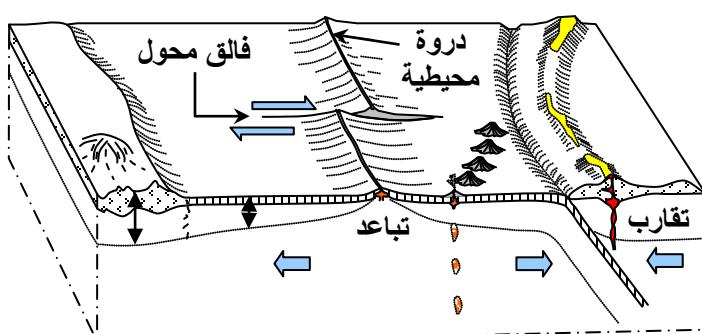
- الدروات المحيطية حيث تنشأ القشرة المحيطية الجديدة.

• مناطق الطمر حيث يختفي الغلاف الصخري القديم.

• مناطق الاصطدام حيث تكوه تجاهه قشرتان قاريتان.

• الفوالق المحولة.

تنتقل هذه الصفائح بالنسبة لبعضها البعض. فهي تبتعد في مستوى الدروات، وتتقارب في مناطق الطمر، وتجاهه 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 و الرداء العلوي. معدل كثافة الصخور في هذا الغلاف حوالي  $2.7 \text{ g/cm}^3$

★ 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. وينتج 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؟**

## السلسل الجبلية الحديثة وعلاقتها بتكتونية الصفائح

**مقدمة:** السلاسل الجبلية الحديثة تضاريس بارزة على سطح الأرض، ارتبط تشكلها بحركة الصفائح التكتونية خلال الأزمنة الجيولوجية القديمة.

## ما علاقة السلسل الجبلية الحديثة بتكتونية الصفائح؟

ما هي أنواع السلالس الجبلية الحديثة؟ وما هي مميزاتها؟

ما هي أبرز التشوّهات التكتونية المميزة للسلسل الجبليّة الحديثة؟

١- أنواع السلالس الجبلية الحديثة وعلاقتها بتكتونية الصفائح. انظر الوثيقة ٣.

### 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.

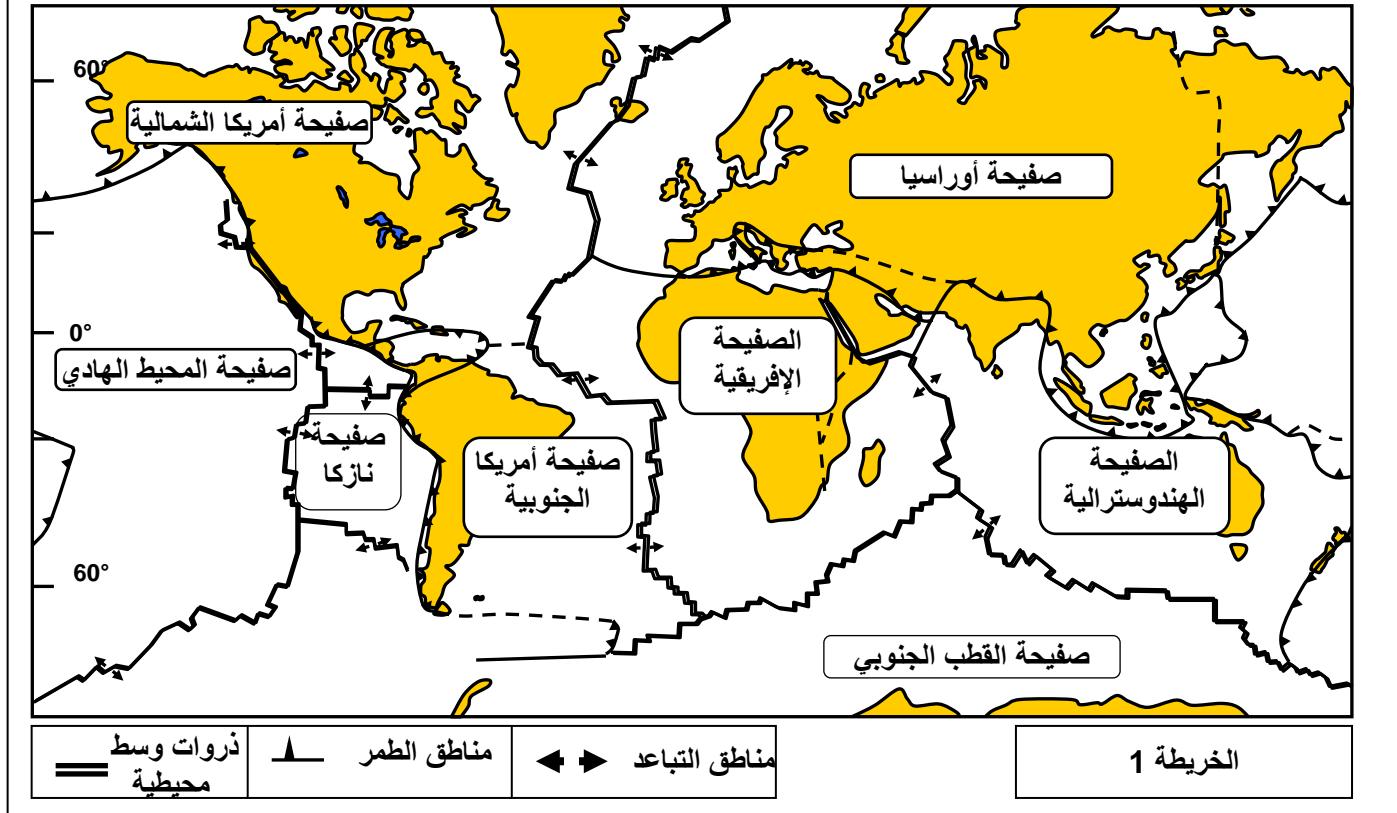
\* تمثل الخريطة 1 أهم الصفات التكتونية وعلاقتها ببعضها البعض. وتمثل الخريطة 2 التوزيع الجغرافي للبراكين و SOURCES OF EARTHQUAKES. على مستوى الكره الأرضية.

١) اعتماداً على الخريطة ١ و ٢ وعلى مكتسباتك ذكر بميزات حدود الصفائح؟

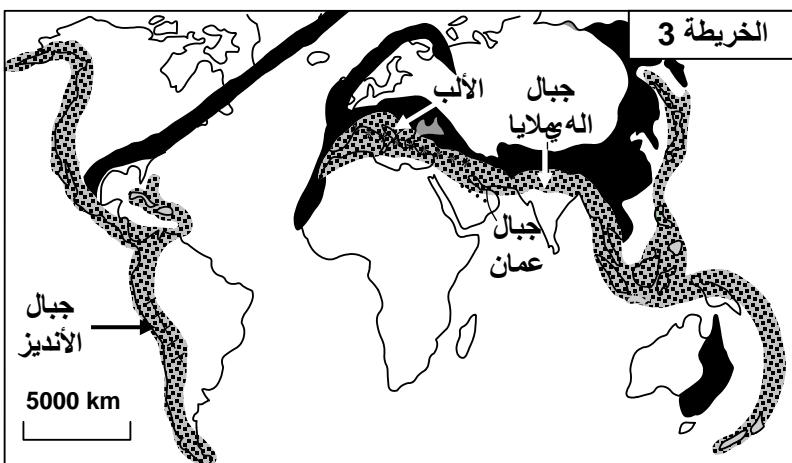
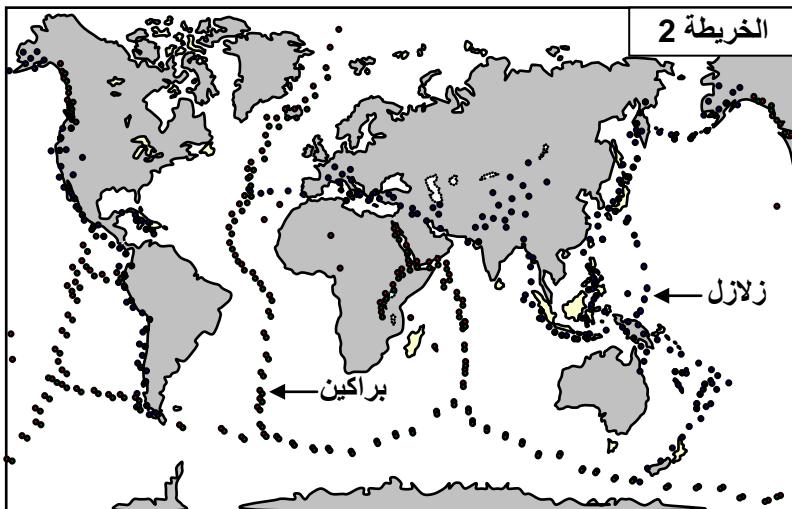
\* تمثل الخريطة 3 التوزيع الجغرافي للسلسل الجبلي الحديثة على مستوى الكرة الأرضية.

2) بالاعتماد على هذه الخريطة والخرائط السابقة، حدد تموير السلسل الجبلية الحديثة.

(3) صنف هذه السلالس الجبلية حسب مواضع تواجدها.



1) الصفيحة التكتونية هي قطعة من الغلاف الصخري شاسعة وهادئة، تحدّها مناطق ضيقّة ذات نشاط بركاني وزلزالي كثيف. وتنمّي حدود الصفائح بـ:



- مناطق التباعد: تتموضع وسط المحيط وتمثل في الذروات الوسط محيطية.
  - مناطق التقارب أو التجاhe و تتكون من:
    - ✓ مناطق الطمر Subduction حيث تنغرز صفيحة تحت أخرى.
    - ✓ مناطق الطفو Obduction حيث يزحف الغلاف الصخري المحيطي فوق الغلاف الصخري القاري.
    - ✓ مناطق الاصطدام Collision حيث تصطدم كثلة قارية مع أخرى.
  - مناطق الاحتكاك: تتحكص صفيحة بأخرى.
  - مع حركة أفقيه للفيحيتين.
- (2) تتموضع السلاسل الجبلية الحديثة على مستوى مناطق التقارب بين الصفائح التكتونية، مما يدل على وجود علاقه بين حركه الصفائح وتشكل السلاسل الجبلية الحديثة.

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

## II - خصائص السلاسل الجبلية الحديثة.

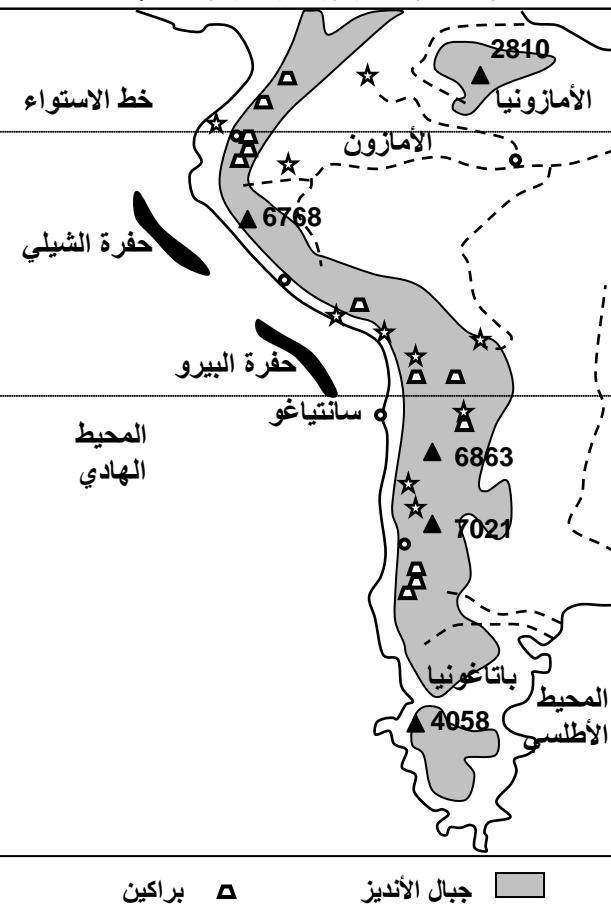
### ① سلاسل الطمر

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

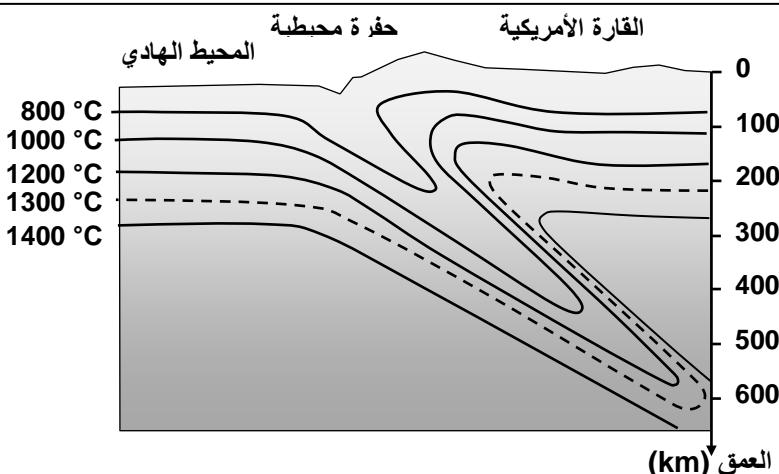
- ★ تتموضع جبال الأنديز (سلاسل الطمر) في منطقة التجاhe بين صفيحة المحيط الهادئ وصفيحة أمريكا الجنوبيه ويتميز هذا الهامش النشيط بظواهر جيولوجية خاصة أبرزها:
- وجود حفر محيطية عميقه.
  - زلزاله شديدة تنتظم بؤرها على مستوى مائل يسمى مستوى Benioff.
  - شذوذات حرارية، حيث أن خطوط ثوابت درجة الحرارة غير موازية 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.

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

شكل أ: خريطة أمريكا الجنوبية تبين جغرافية الهاشم النشيط



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:

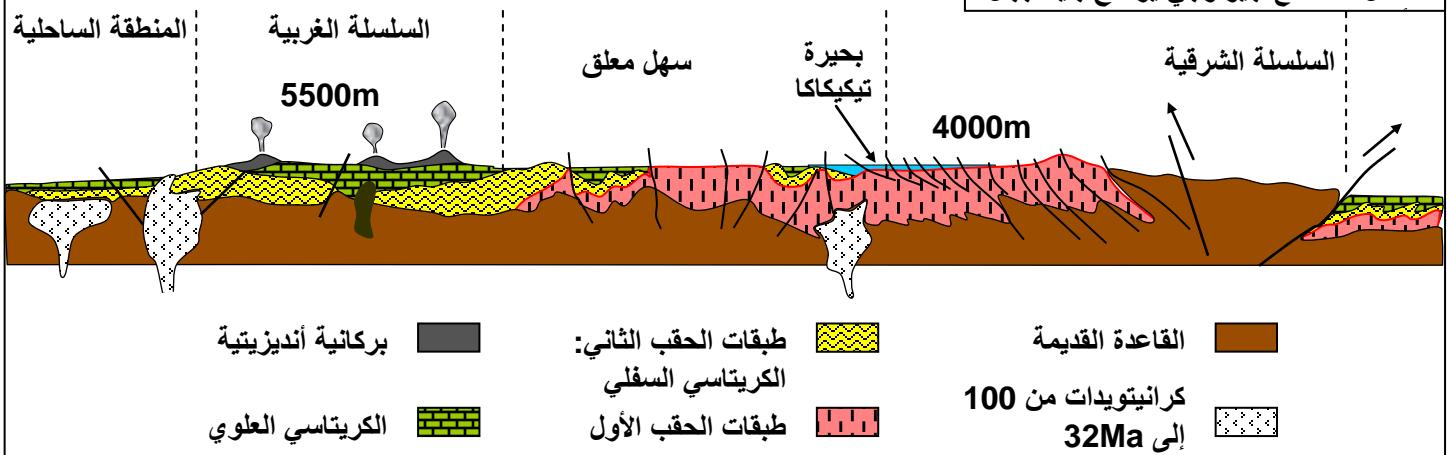
- تبريد بطيء في العمق مكن من تشكيل البلورات الكبيرة.
- تبريد سريع على السطح ترتب عنه تشكيل الزجاج والميكروليتات.

## ب - تشكل سلاسل الطمر: وثيقة 5

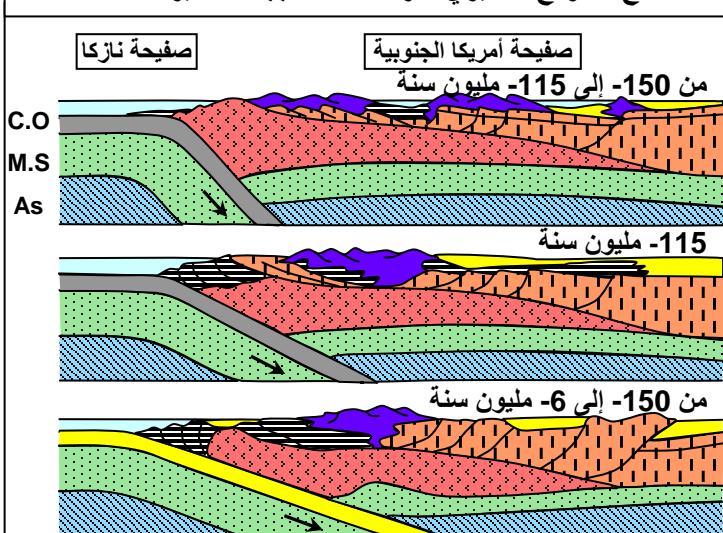
### الوثيقة 5: تشكل سلاسل الطمر.

- 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.

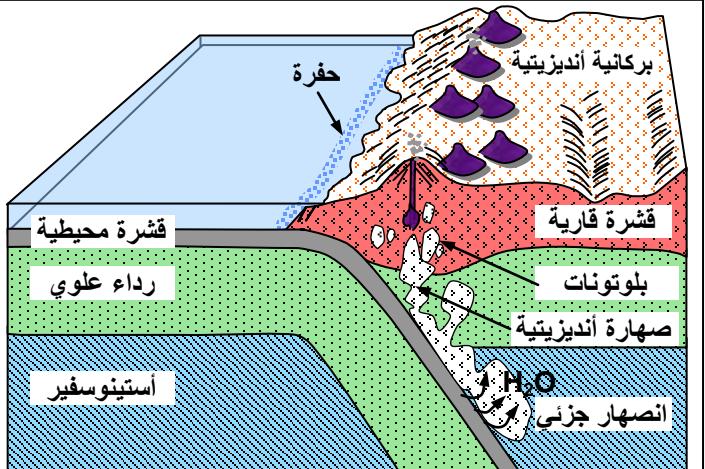
### الشكل أ: مقطع جيولوجي يوضح بنية جبال



### الشكل ج: نموذج تفسيري لمراحل تشكيل جبال الأنديز.

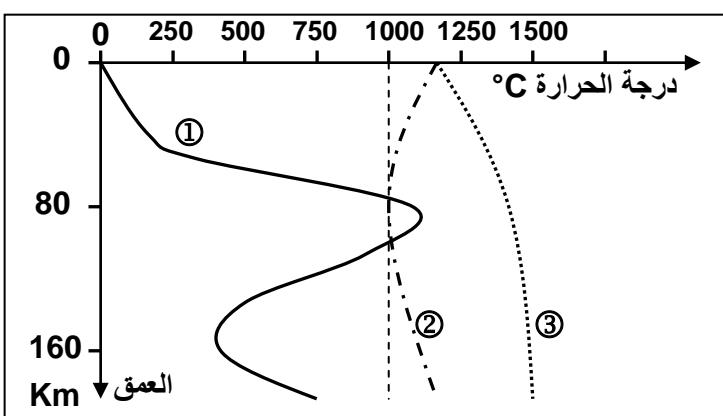


### الشكل ب: مجسم بياني لبنيّة جبال الأنديز: البركانية الأنديزية والبلوتونية نتاج



- انطلاقاً من الشكل أ من الوثيقة يمكن القول أن سلاسل الأنديز تتميز بـ:
  - بركانية أنديزية وبصخور بلوتونية (صخرة صهاريه 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 الطمر بما يلي:

يؤدي انغراز الغلاف الصخري المحيطي (أكثُر 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 الجزئي. تصعد الصهارة الناتجة عن هذا الانصهار الجزئي نحو السطح مؤدية إلى بركانية أنديزيتية. كما يتبرد جزء من هذه الصهارة في الأعماق فيعطي بلوتونات الكرانوديوريت.

(3) تكون الصفيحة المنغزرة أثناء الطمر مكسوة بطبقات رسوبية، تعمل الصفيحة الراكبة على كشطها وفصلها عن القشرة المحيطية المركوبة ، فتشكل هذه الرواسب موشور التضخم بتوالي الضغوط التكتونية، تزداد أهمية الطي والفووالق المعاكسة، فينتج عن هذا تقصير وارتفاع في الغلاف الصخري مشكلا تضاريس عالية تمثل سلاسل الطمر.

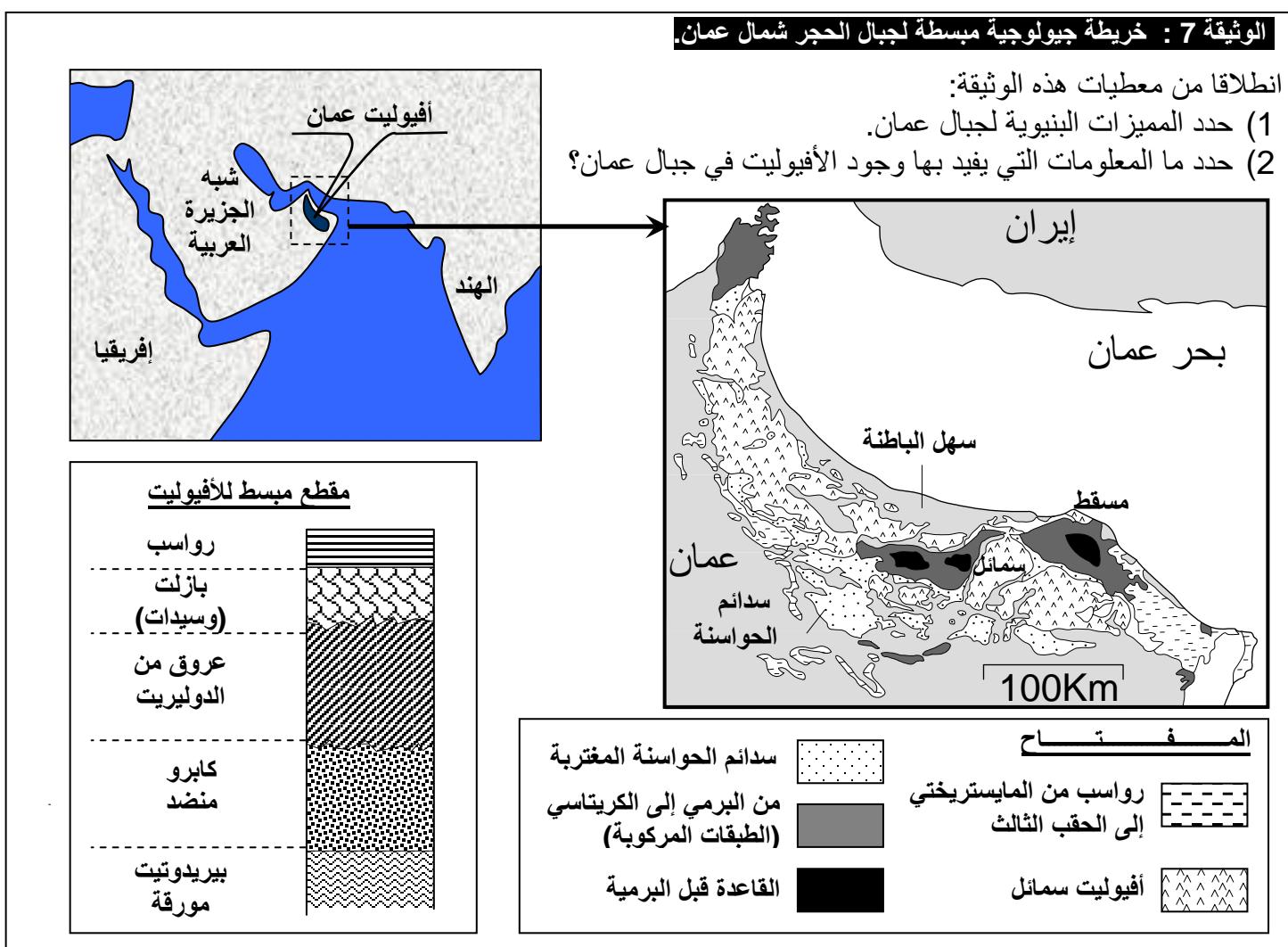
## ② سلاسل الطفو:

## أ- **الخصائص البنوية لسلالس الطفو**: مثال جبال عمان وثيقه 7.

الوثيقة 7 : خريطة جيولوجية مبسطة لجبال الحجر شمال عمان.

انطلاقاً من معطيات هذه الوثقة.

١) حدد المميزات البنوية لجبال عمان.

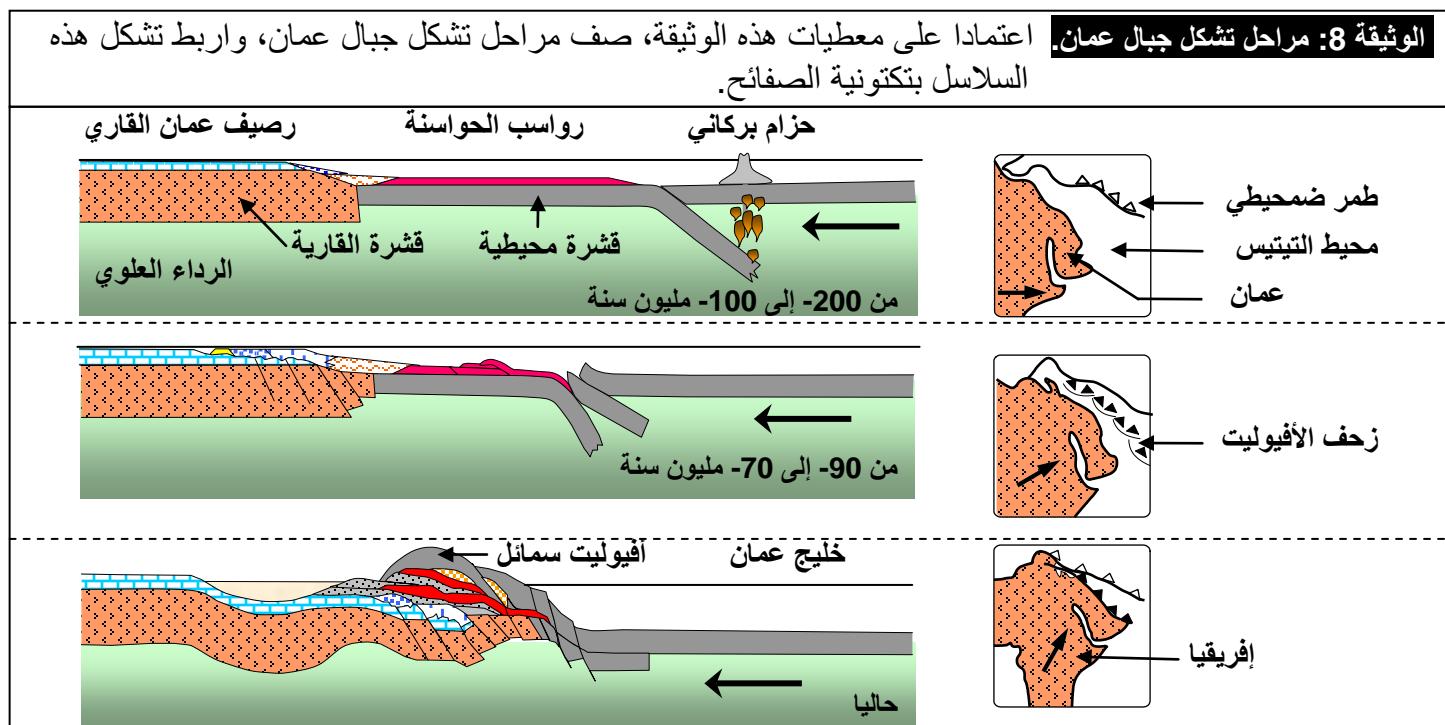


## تميّز سلسلة جبال عمان بـ (1)

- وجود سدائم، 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 الأوليفيني Ophiolite له نفس تركيب الغلاف الصخري المحيطي.

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

### ب - تشكيل 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 تواصل 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 وال بتروغرافية لسلاسل الاصطدام:

مثال جبال الهملايا وثيقة 9.

## الوثيقة 9: سلسلة جبال الهملايا (سلسلة جبال الهملايا).

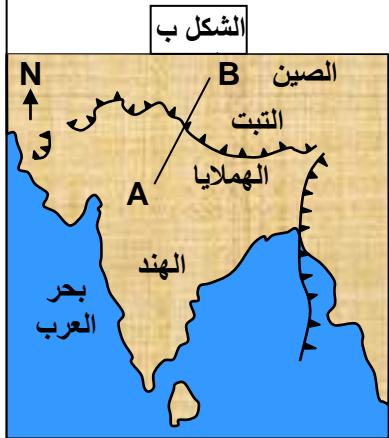
تعطي الوثيقة صورة بالأقمار الاصطناعية للهملايا (الشكل أ)، ورسم تفسيري لهذه الصورة (الشكل ب). ويمثل الشكل ج، رسم تخطيطي لمقطع جيولوجي أنجز على مستوى جبال الهملايا حسب الخط AB.

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

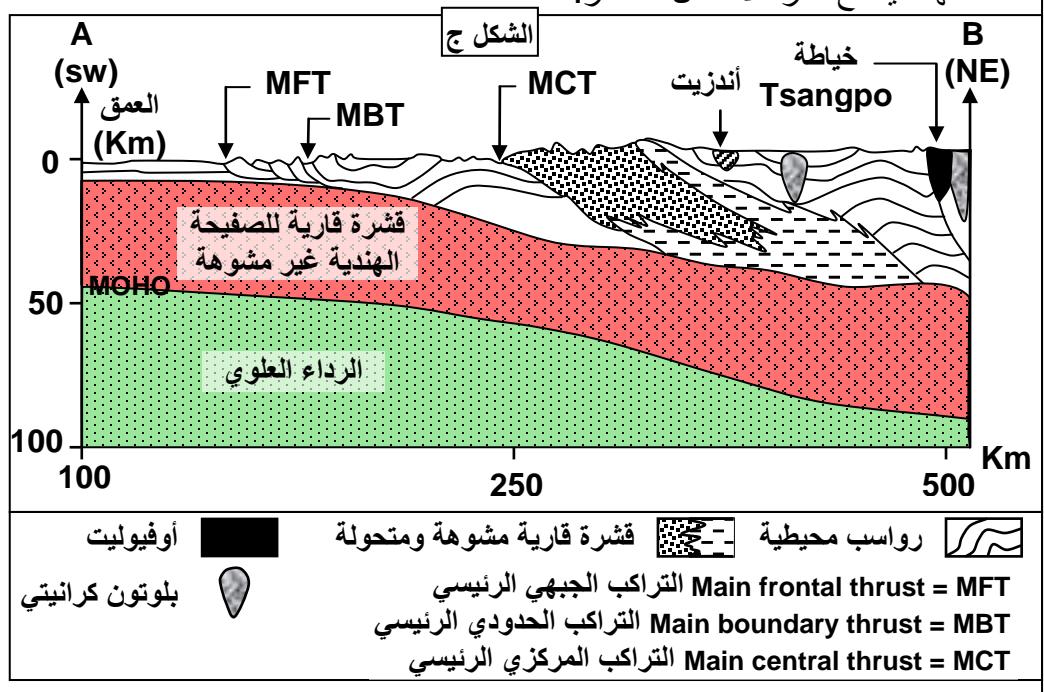
2) انطلاقاً من الشكل ب من الوثيقة استخرج المميزات الصخرية والتكتونية لجبال الهملايا مع ذكر دلالة كل عنصر.



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 انضغاطية عرفتها منطقة التجابة بين الكتلتين القاريتين.
- وجود صخور أنديزيتية وكراينيتية بالتبت، تدل على نشاط صهاري ناتج عن ظاهرة الطمر.
- وجود صخور الأويفوليت وصخور رسوبية تيتيسية (موشور التضخم) تدل على حدوث طفو.

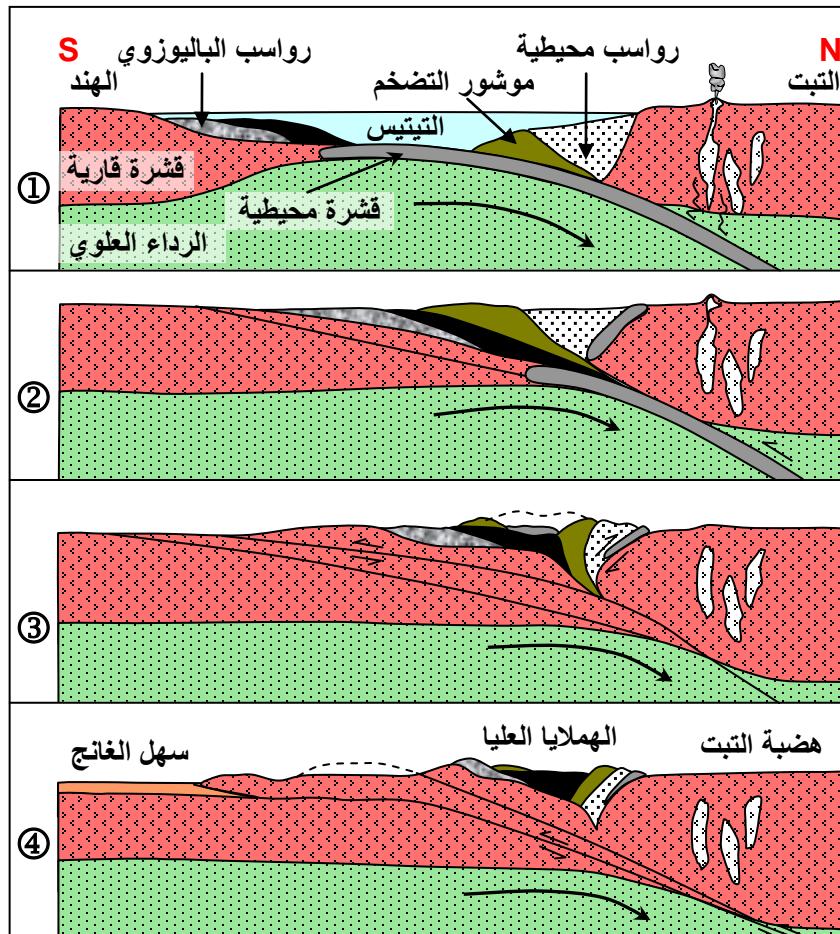
## ب - تشكيل سلسلة جبال الهملايا: وثيقة 10.

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.

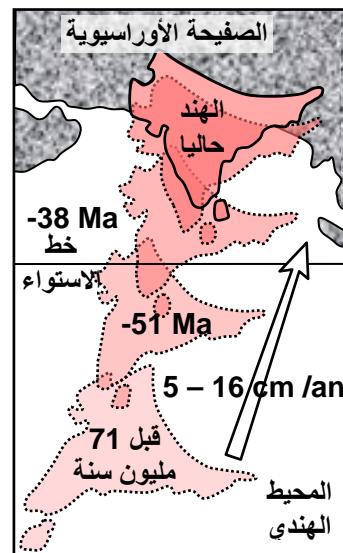
2) تشكلت سلسلة جبال الهملايا نتيجة حركة الصفائح عبر المراحل التالية:

- قبل 100 مليون سنة كانت هناك منطقة طمر ضمحيطية بين الصفيحة التي تحمل القارة الهندية والصفيحة الأوراسية.
- طمر الغلاف الصخري المحيطي تحت الصفيحة الأوراسية 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 تراكبات كبيرة في اتجاه الجنوب.
- بتزاييد الضغوطات التكتونية، نشأت تشوهات معقدة دفعت بموشور التضخم باتجاه آسيا مع رفع الكتل الصخرية عالياً وهذا ما أعطى الهناليا العليا (حيث توجد أعلى قمة: Everest).



الوثيقة 10: تشكل سلاسل الاصطدام.  
رسوم تخطيطية تبين حركة الصفيحة الهندية حسب نظرية زحمة القارات. ومراحل تشكل جبال الهناليا.



- انطلاقاً من معطيات هذه الوثيقة:
- 1) صف تمويع شبه الجزيرة الهندية عبر الزمن واربط ذلك بزحمة القارات.
  - 2) فسر آلية تشكل سلاسل الاصطدام واربط العلاقة بين تشكل هذه الجبال وتكتونية الصفائح.

**ملحوظة:** إن اصطدام قارتين يمكن أن يكون مسبوقاً بـ:

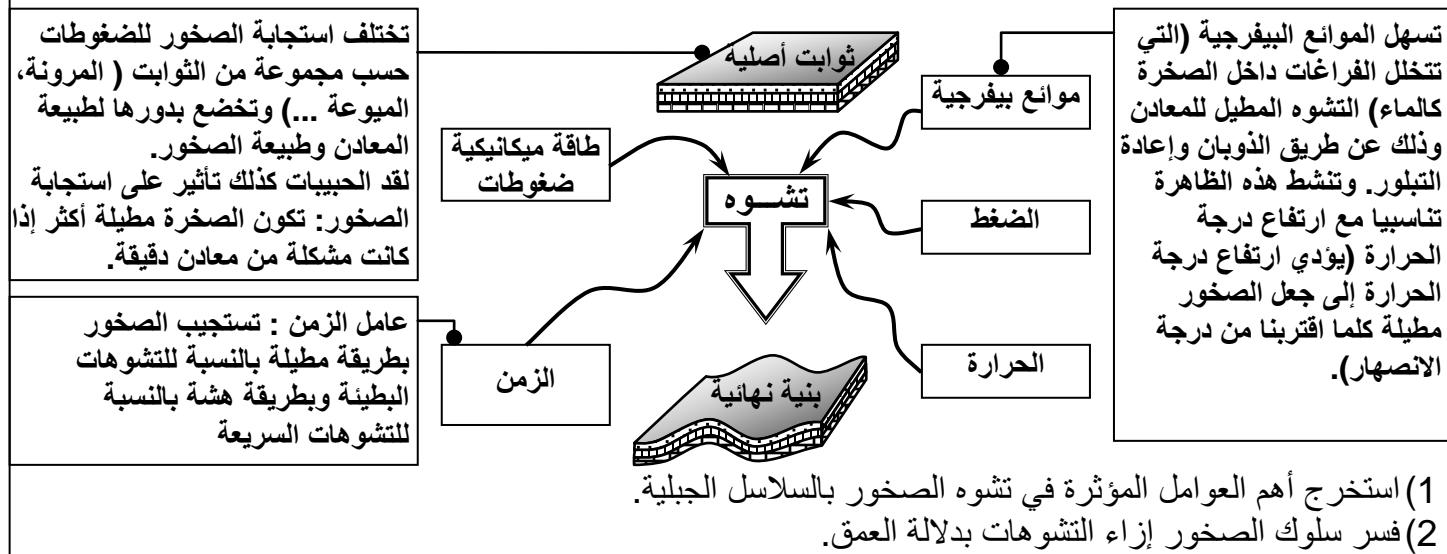
- طمر دون طفو: غياب المركب الأفيفوليتي.
- طمر مع طفو: تواجد المركب الأفيفوليتي.

### III - التشوهات التكتونية المميزة لسلاسل الطمر والاصطدام.

#### ① العوامل المتدخلة في تشوه 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 التجاّب بين الصفائح، بعوامل خارجية أهمها: العمق الذي يحدد تغيرات الضغط ودرجة الحرارة والزمن والحركات التكتونية. وعوامل داخلية أهمها: خاصيات المرونة والميوّعة.

2) تختلف استجابة الصخور للضغوط التكتونية حسب العمق:

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

### ب - استنتاج:

تتطور 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.

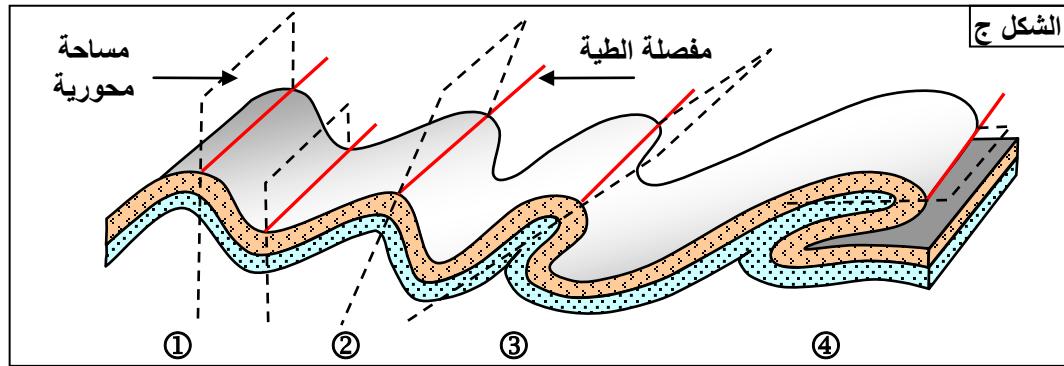
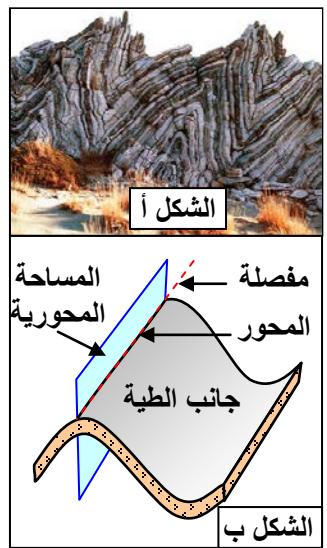
**أ - الطيات:** انظر الوثيقة 12.

الطيات هي عبارة تشوّهات تكتونية متواصلة (تبقي الطبقات الصخرية متصلة على طول مساحة الطي)، تنتج عن قوى انضغاطية، مما يترتب 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.

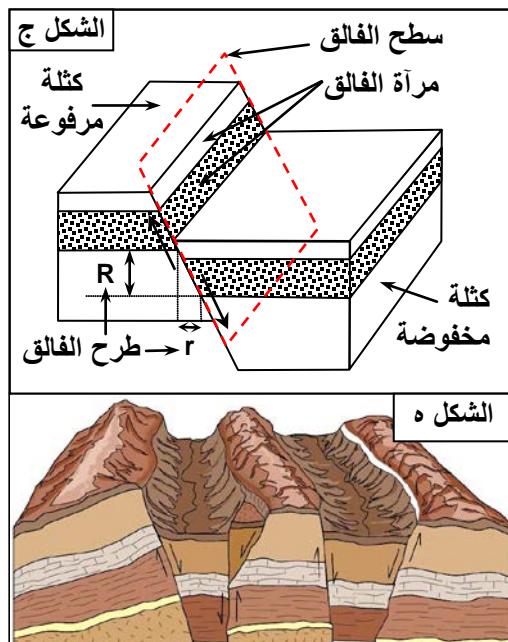
- 1) تعرف مختلف أنماط الطيات المميزة لمناطق الطرم.
- 2) تعرف عناصر وخصائص الطيات.
- 3) ميز بين مختلف أصناف الطيات.

الوثيقة 12: الطيات.



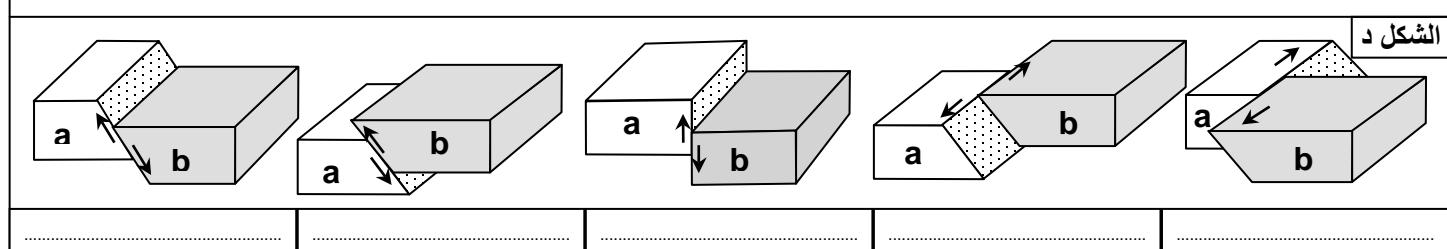
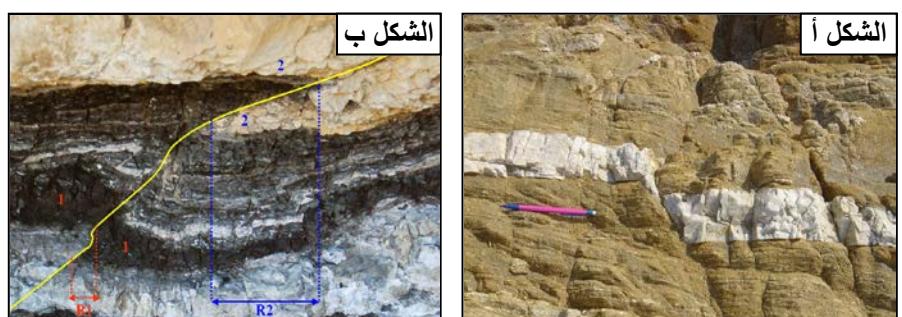
- 1) تتميز سلاسل الطرم والاصطدام بتشوهات تكتونية تتجلى في طيات محدبة، وطيات مقعرة، وهي تشوهات نقاربية ناجمة عن ضغوط تكتونية بمناطق التجاوه بين الصفائح.
- 2) (أنظر الشكل ج) عناصر الطية هي: المفصلة، جانب الطية، المساحة المحورية، محور الطية.
- 3) (أنظر الشكل ت) أصناف الطيات هي: طية مستقيمة، طية منحرفة، 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.



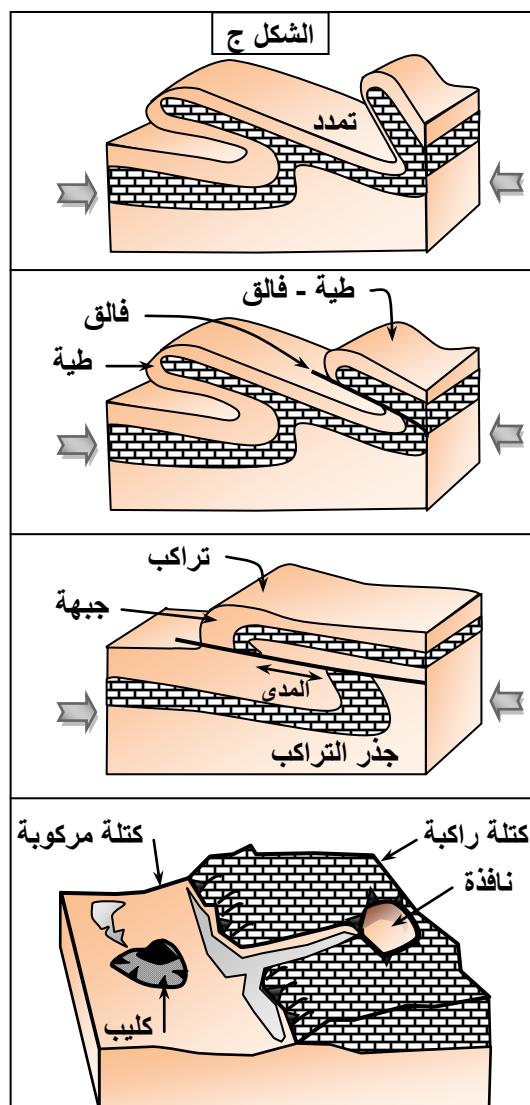
هي عبارة عن انكسارات للكتل الصخرية مصحوبة بتفاوت لكتلتين الناتجتين عن الكسر.

(1) تتميز سلاسل الطمر والاصطدام بقوافل معاكسة وعادية، وسدائيم، وهي تشوّهات تقاريبية ناجمة عن ضغوط تكتونية بمناطق التجاّب بين الصفائح.

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

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

**ج - التشوّهات الوسيطة:** أنظر الوثيقة 13.



الوثيقة 14: التشوّهات 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 التشوّهات الوسيطة المميزة لمناطق الطمر والاصطدام.



أدّت الضغوطات التّقسيّرية التي تعرّضت لها القشرة الأرضية بمناطق الطمر والاصطدام إلى تعقيد التشوّهات التكتونية لتحول إلى تشوّهات وسيطة: طيات-فوّالق، تراكبات، وسدائيم.

### a - الطيات - الفوالق pli-faillle

نتيجة لزيادة الضغوط المسلطة على الطية من أحد جانبيها، يتمدد الجانب المقابل لمنحي الضغوط ثم يترافق، 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.

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