

Three types of boundaries

Divergent ■

Plates move apart and new lithosphere is –
created

Convergent ■

Plates come together and one is recycled –

Transform ■

Plates slide horizontally past each other –

حاشیه های همگرا

Convergent plate boundaries

مثال	صفحه بالایی	صفحه فرورونده	
حاشیه اقیانوس آرام ماریانا- فیلیپین	اقیانوسی	اقیانوسی	1
پرو – شیلی	قاره ای	اقیانوسی	2
همالیا	قاره ای ??	قاره ای ??	3

Convergent plate boundaries

CONVERGENT BOUNDARIES

Ocean–Ocean Convergence

When two oceanic plates converge, they form a deep-sea trench and a volcanic island arc.

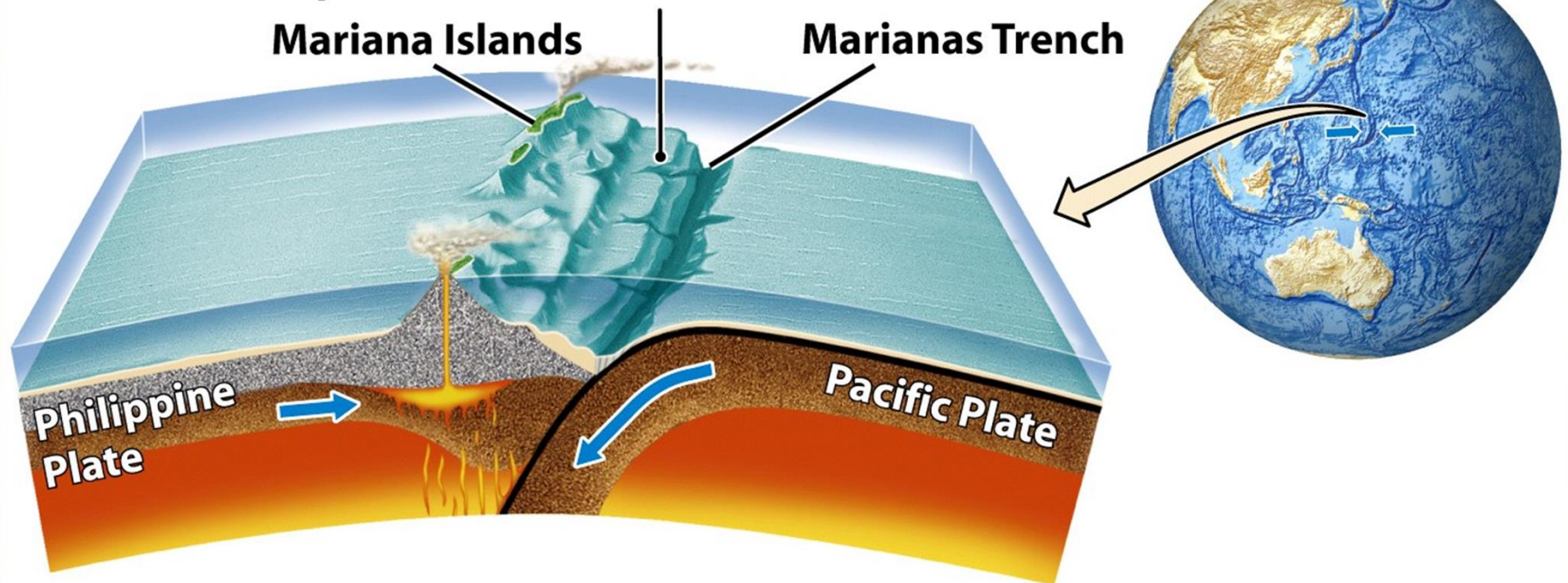


Figure 2-6c
Understanding Earth, Fifth Edition
© 2007 W. H. Freeman and Company

Convergent plate boundaries

CONVERGENT BOUNDARIES

Ocean–Continent Convergence

When an oceanic plate meets a continental plate, the oceanic plate subducts and a volcanic belt of mountains is formed at the continental plate margin.

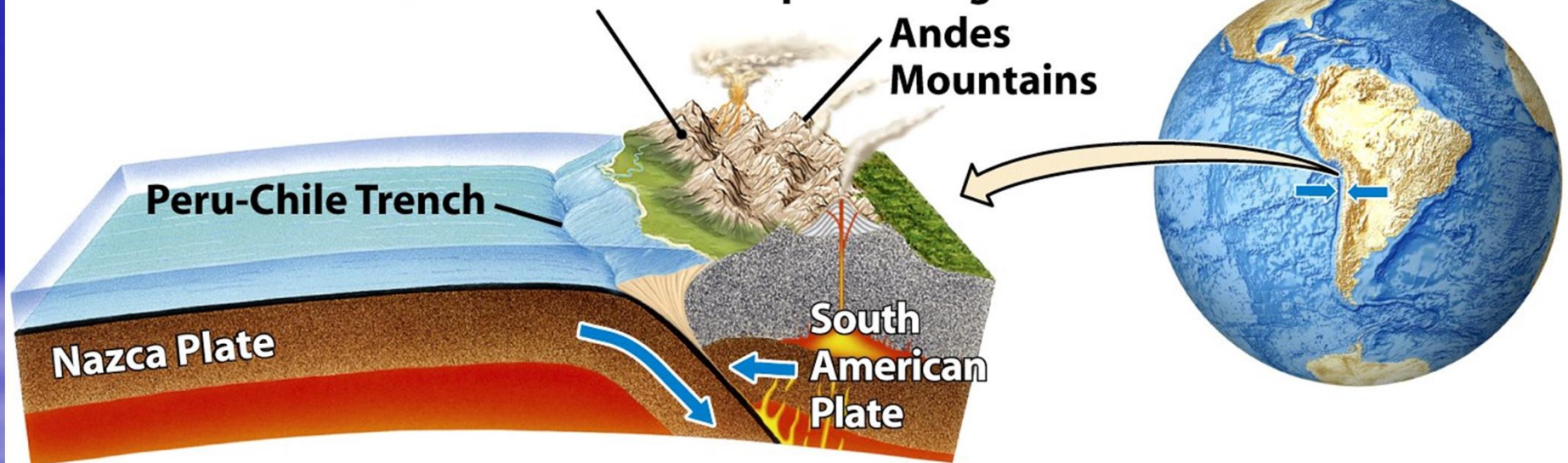


Figure 2-6d
Understanding Earth, Fifth Edition
© 2007 W.H. Freeman and Company

How do you think these volcanoes are different than those at a rift?

Convergent plate boundaries

CONVERGENT BOUNDARIES

Continent–Continent Convergence

When two continental plates collide, the crust crumples and thickens, creating high mountains and a wide plateau.

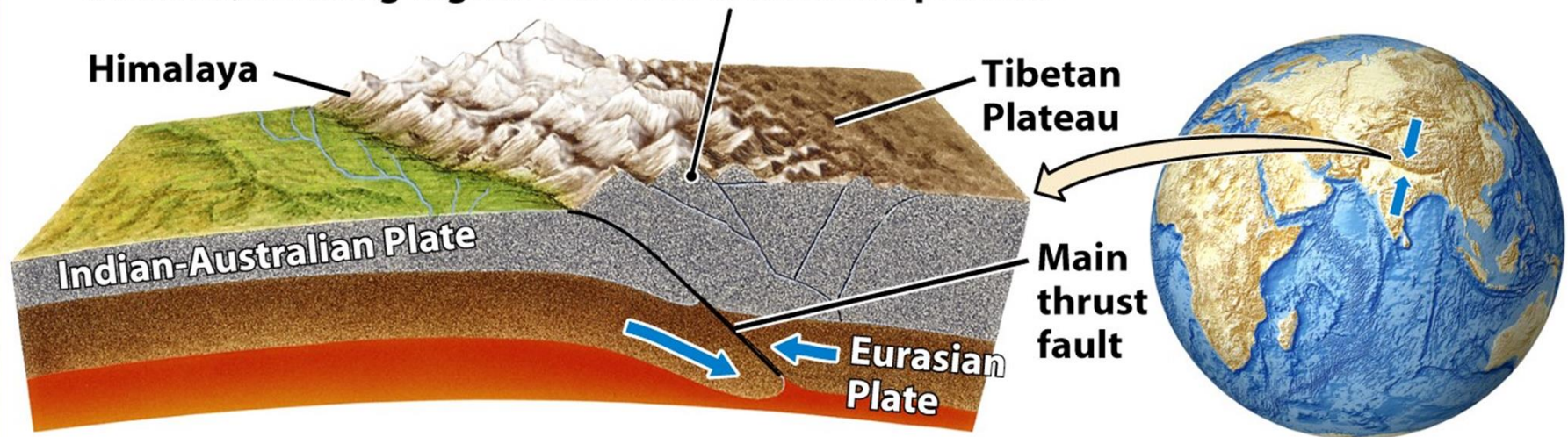
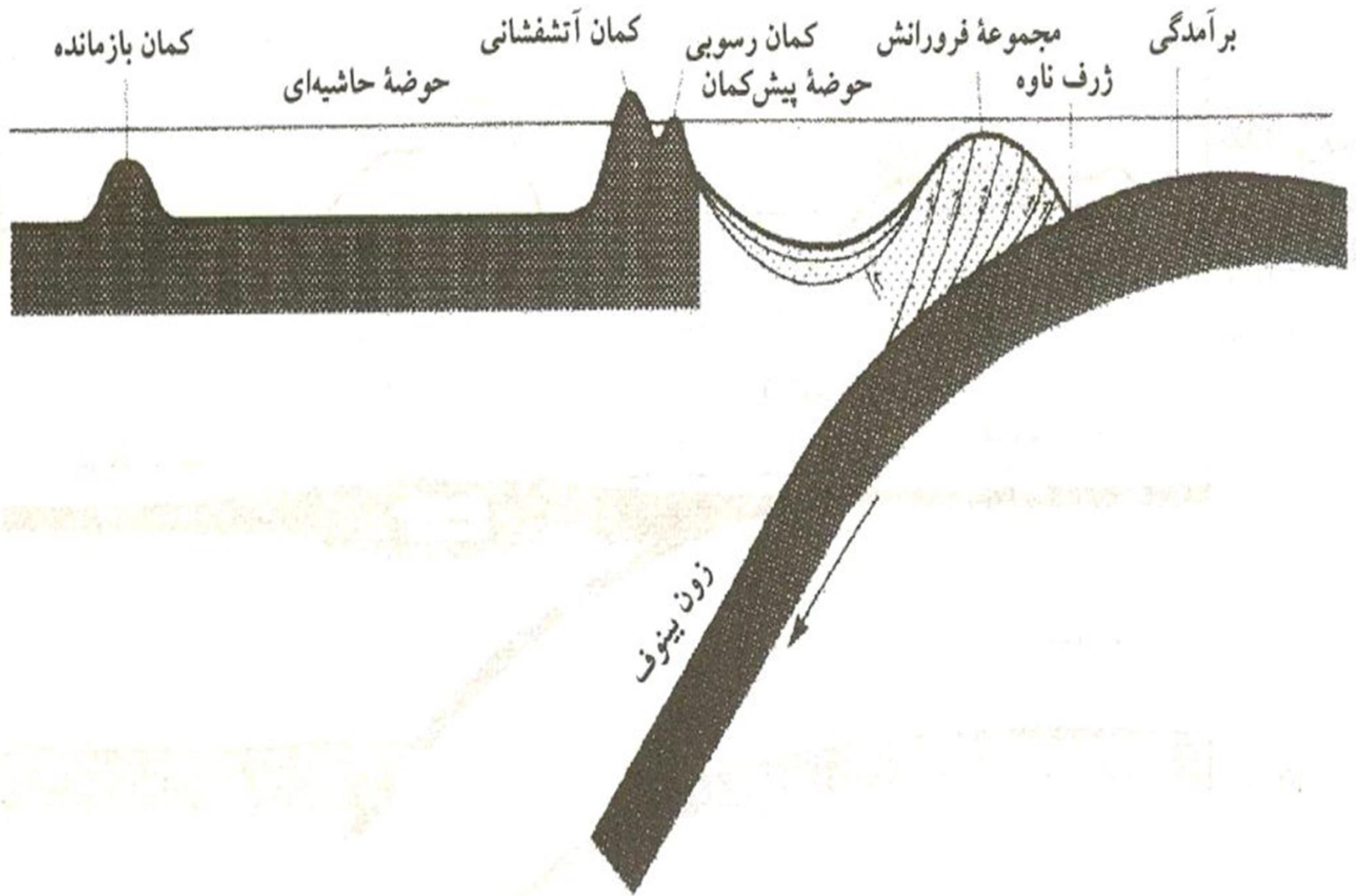


Figure 2-6e
Understanding Earth, Fifth Edition
© 2007 W. H. Freeman and Company

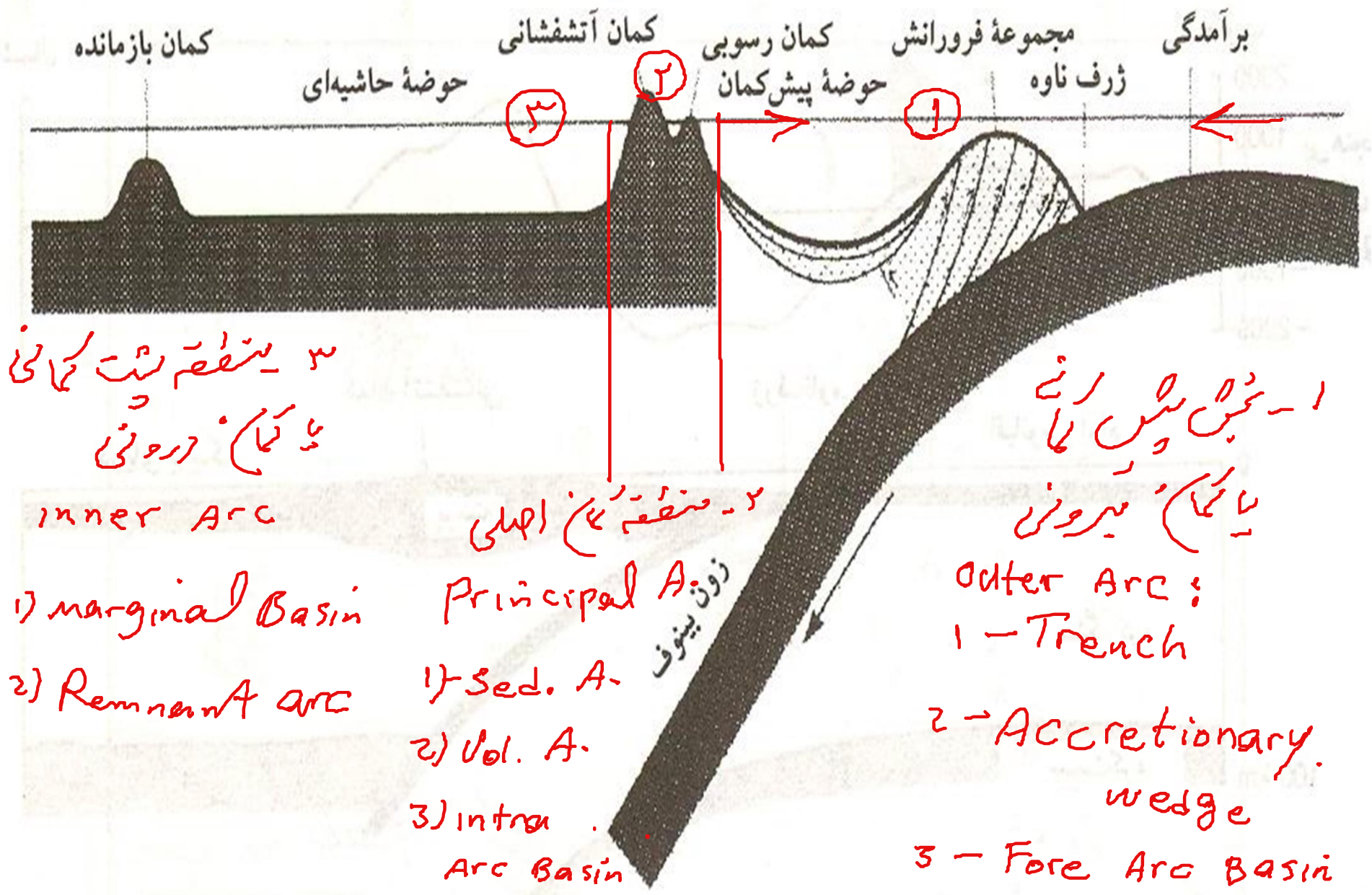
چه عاملی نوع صفحه فرورونده را تعیین می کند؟

- ۱- ترکیب پوسته اقیانوسی
- ۲- ترکیب پوسته قاره ای
- ۳- ضخامت پوسته اقیانوسی
- ۴- ضخامت پوسته قاره ای

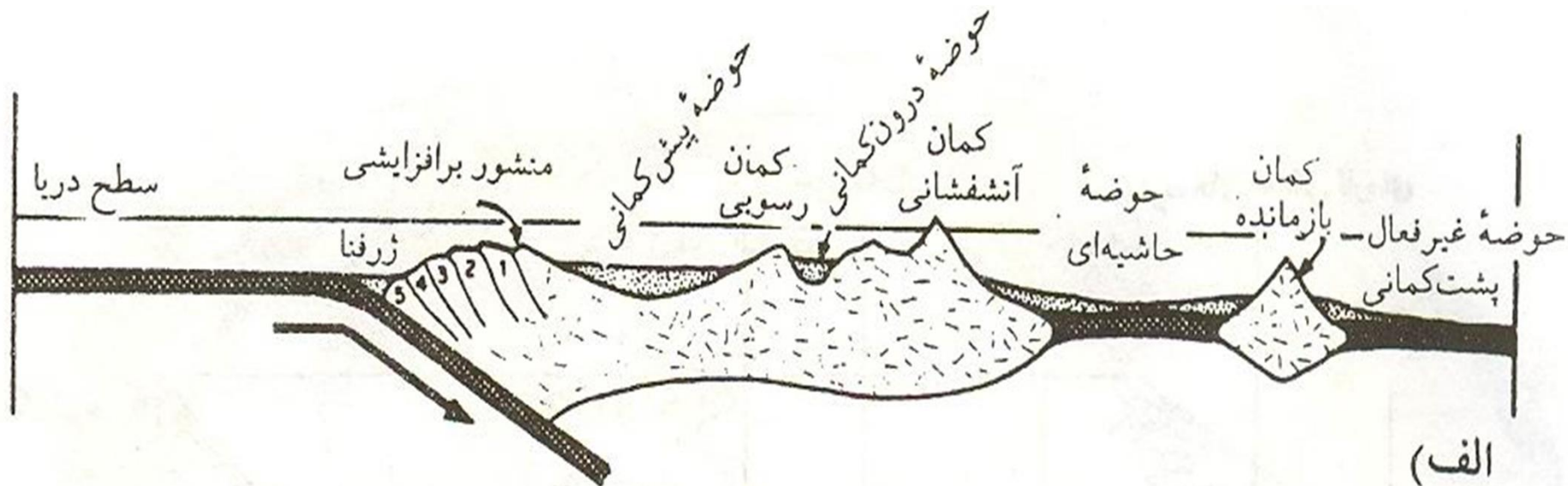
چه عاملی باعث فرورانش یک صفحه
اقیانوسی به زیر صفحه اقیانوسی
دیگر می شود؟
منطقه فرورانش در کجا و چگونه
بوجود می آید؟



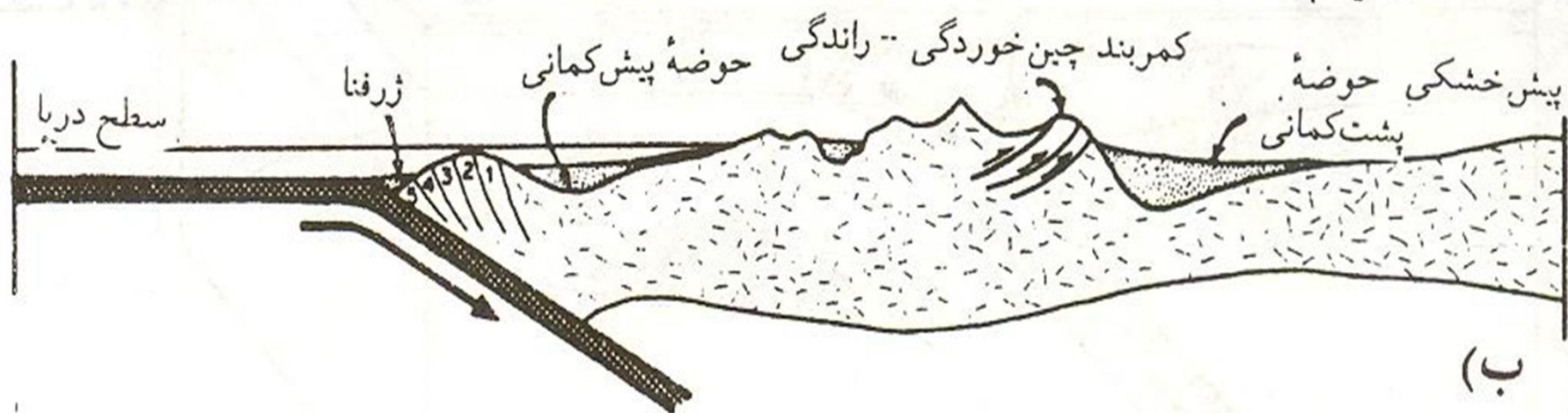
شکل ۲-۸ ریخت‌شناسی عمومی یک زون فرورانش اقیانوسی



شکل ۲-۸ ریخت‌شناسی عمومی یک زون فرورانش اقیانوسی



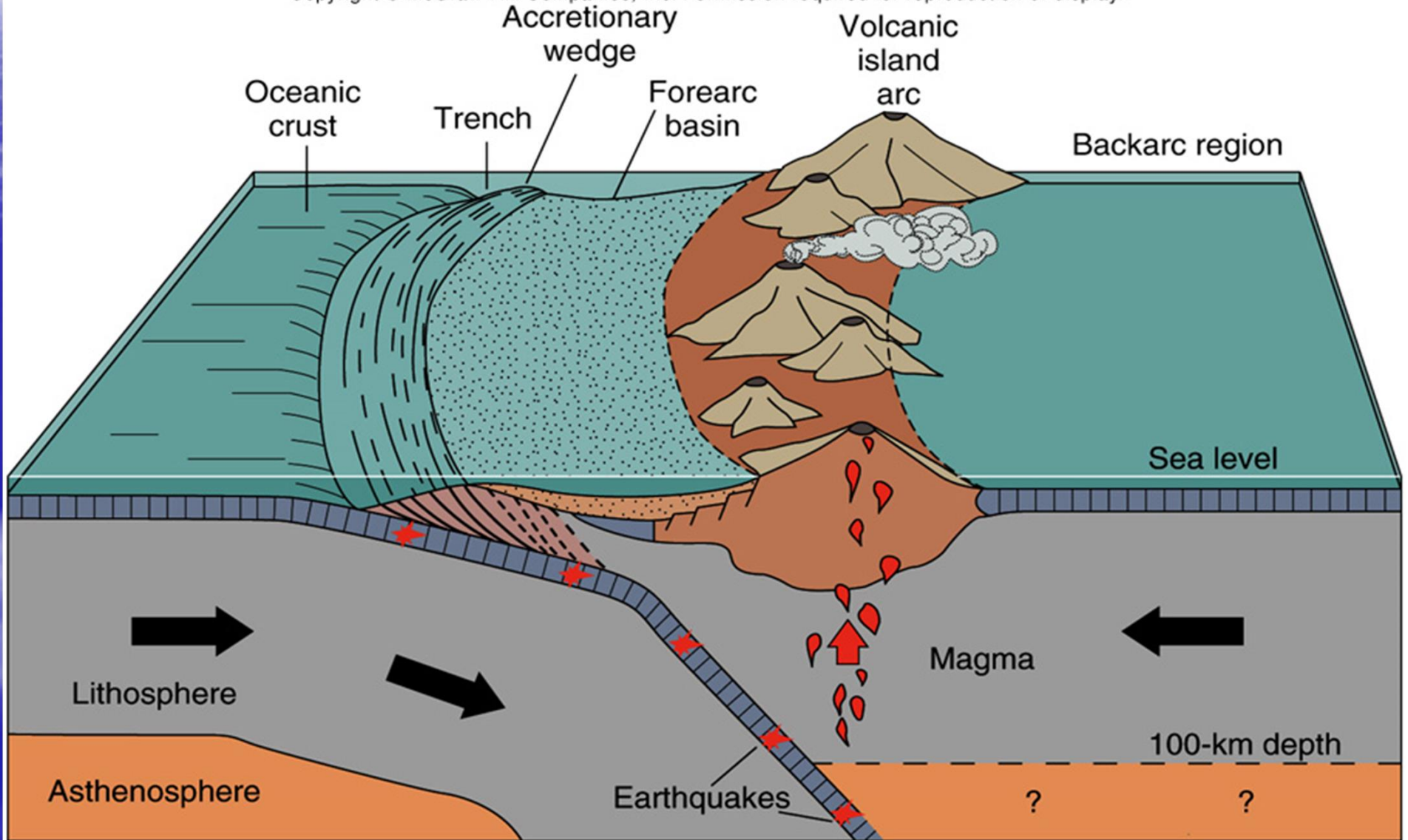
ناحیه پشت کمان - کمان - گاف کمان - ژرفنا - اقیانوس آزاد



شکل ۴-۵۰. منطقه شماتیک فرورانش یک صفحه اقیانوسی به زیر صفحه اقیانوسی دیگر و تشکیل سیستم کمان‌های جزیره‌ای (الف) و فرورانش یک صفحه اقیانوسی به زیر صفحه قاره‌ای (کاندی، ۱۹۸۹).

Subduction zone

Copyright © McGraw-Hill Companies, Inc. Permission required for reproduction or display.



عوامل موثر بر هندسه فرورانش

- 1- آهنگ همگرایی صفحه ها نسبت به یکدیگر
- 2- سرعت حرکت مطلق صفحه بالایی به سمت گودال
- 3- سن سنگ کره اقیانوسی فرورونده
- حضور یا عدم ناهمواری های درون صفحه ای مانند کوه های دریایی یا فلات های اقیانوسی

مناطق فرورانش پرتنش و کم تنش

■ مناطق فرورانش پرتنش:

■ برآمدگی آشکار در صفحه فرورونده

■ یک گوه برافزایشی بزرگ

■ زلزله های بزرگ - کم عمق

■ شیب فرورونده کم

■ صفحه فرورانش نسبتا جوان

■ مثال = کمان پرو - شیلی

مناطق فرورانش پرتنش و کم تنش

- مناطق فرورانش کم تنش:
- گوه برافزایشی کوچک یا اصلا وجود ندارد
- زلزله های بزرگ به ندرت
- شیب فرورونده زیاد
- عمق گودال بیشتر
- صفحه نسبتا مسن
- تشکیل حوضه پشت کمانی (عقب نشینی صفحه بالایی)

مناطق فرورانش پرتنش و کم تنش

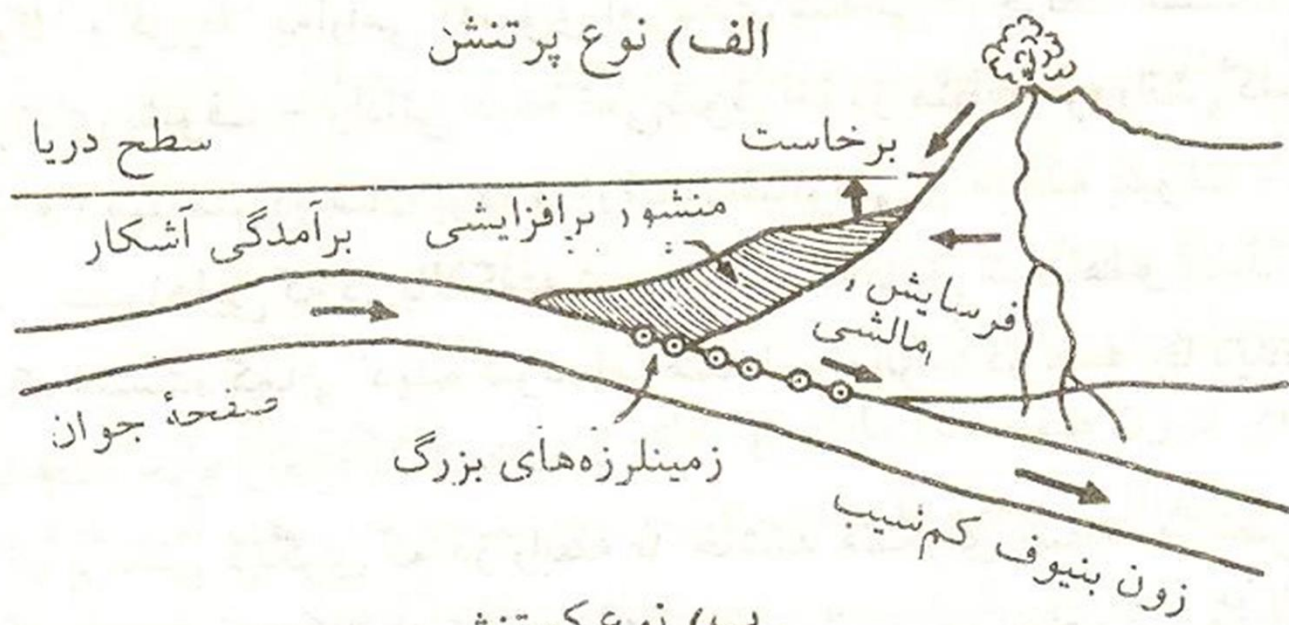
- عامل اصلی در تمایز دو نوع منطقه :

- سن صفحه فرورونده

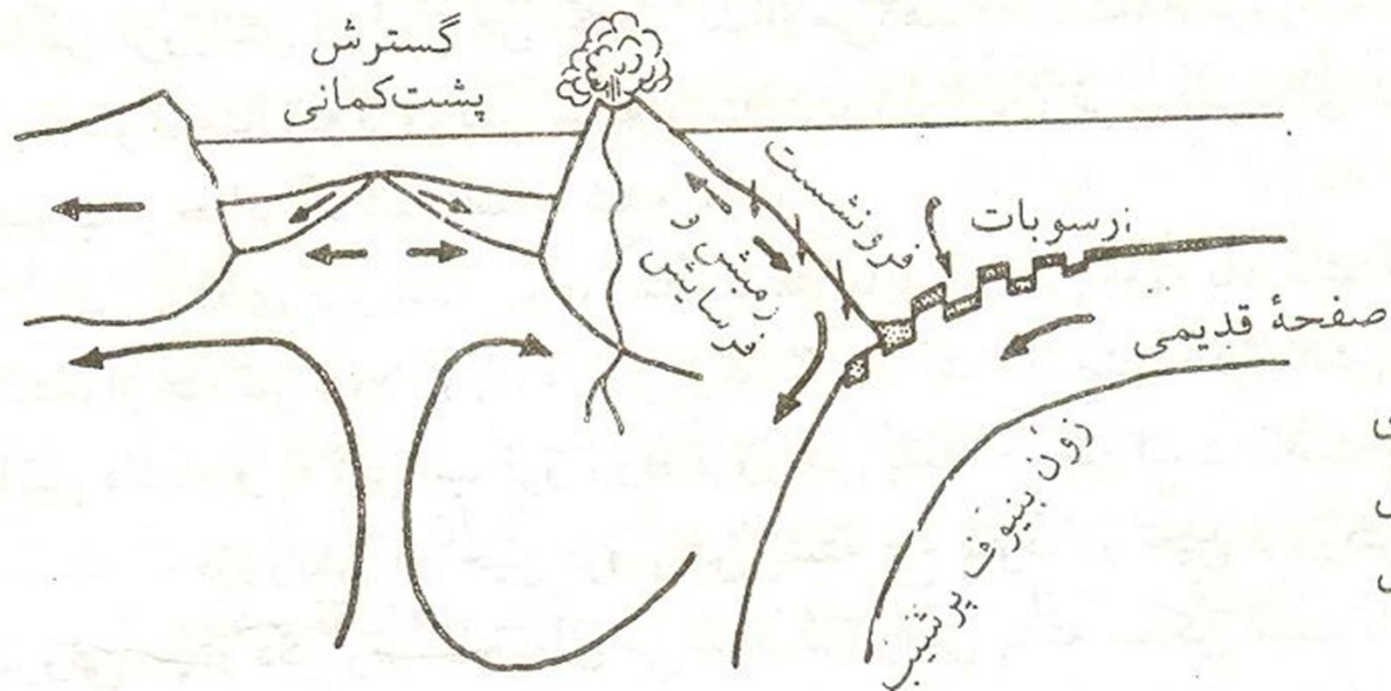
- دمای صفحه فرورونده

- حرکت نسبی صفحه فرورونده و صفحه بالایی

- هر چه سن صفحه فرورونده بیشتر باشد چگال تر شده و تمایل بیشتری به فرورانش دارد و به دلیل چگالی بیشتر ، شیب فرورانش بیشتر بوده و گودال در عمق بیشتری قرار می گیرد.



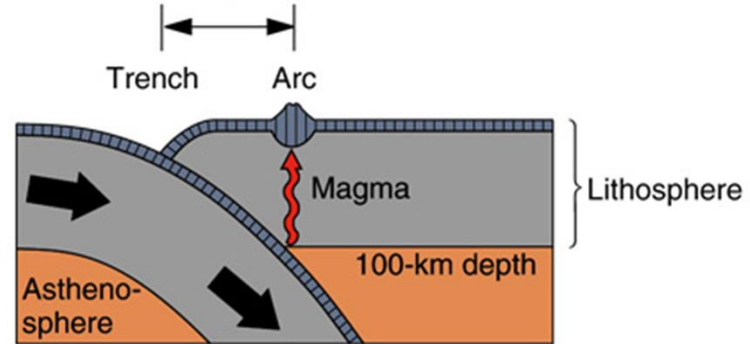
ب) نوع کم تنش



شکل ۴-۵۶. نیمرخ‌های
 آرمانی مناطق فرورانش
 کم تنش (الف) و پرتنش
 (ب). (اویدا ۱۹۸۳).

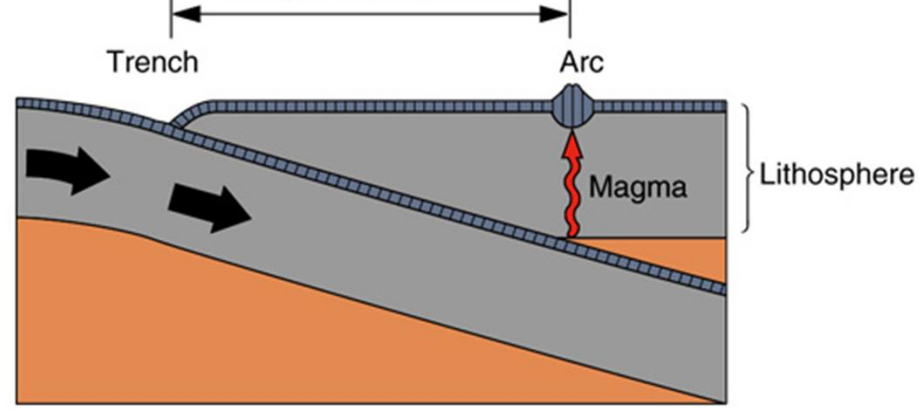
Subduction zone

Arc close to trench
with steep subduction



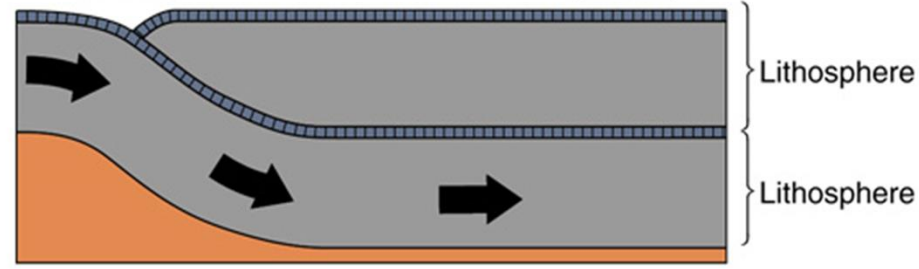
A

Arc far from trench
with gentle subduction



B

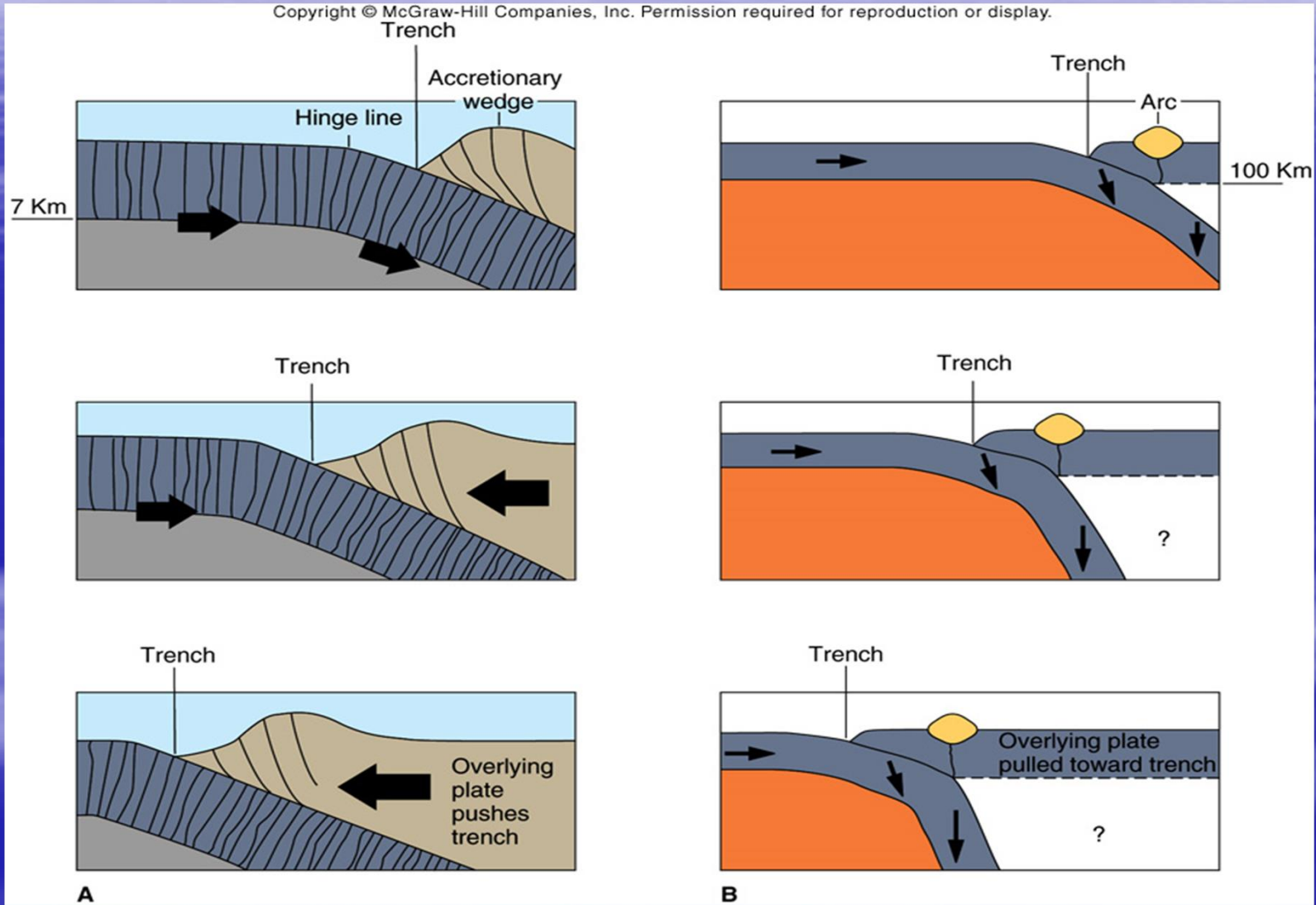
Trench (No arc)



C

Arc - Trench Migration

Copyright © McGraw-Hill Companies, Inc. Permission required for reproduction or display.



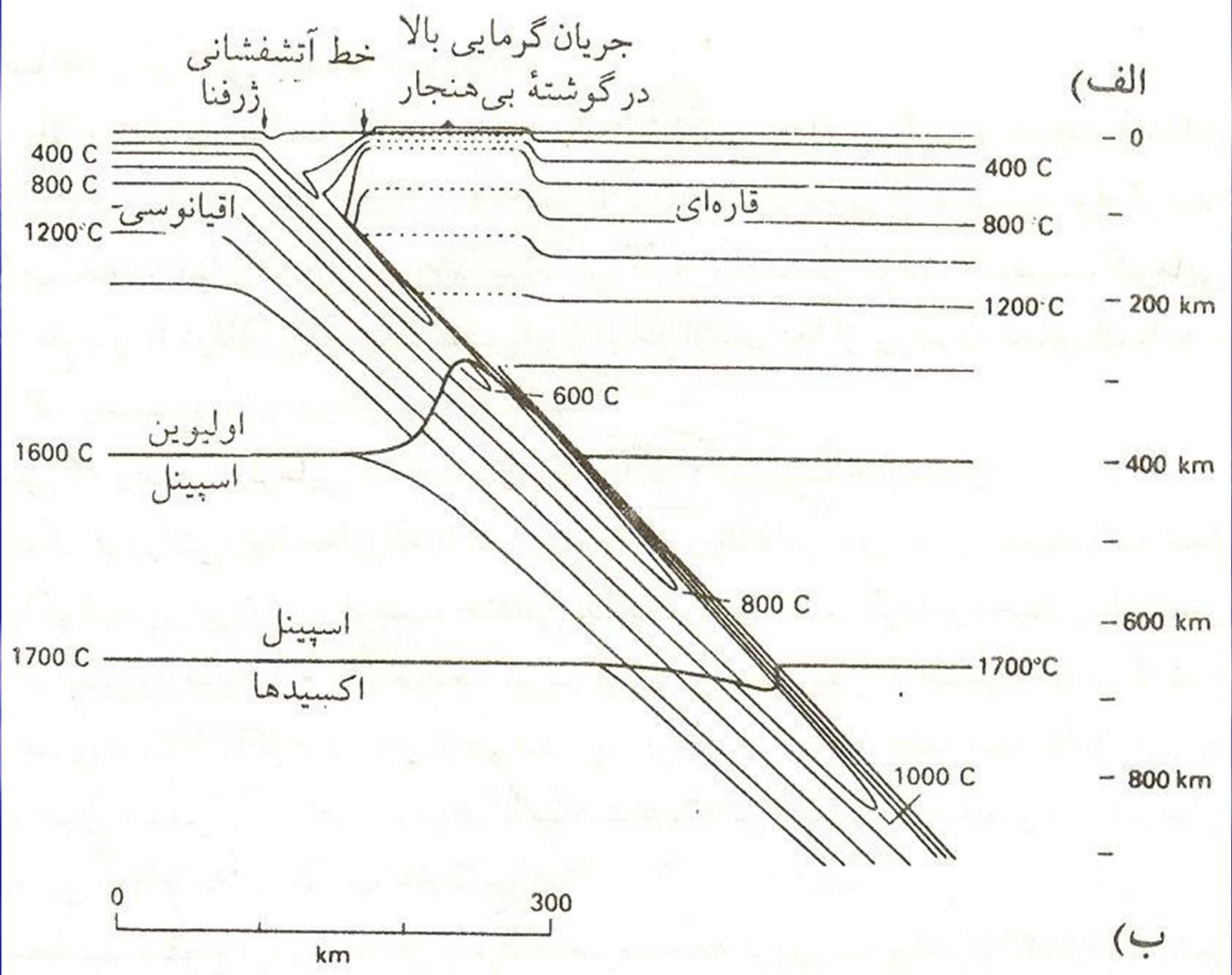
Overlying Plate Forcing

Subducting Plate Forcing

ساختار گرمایی صفحه فرورونده

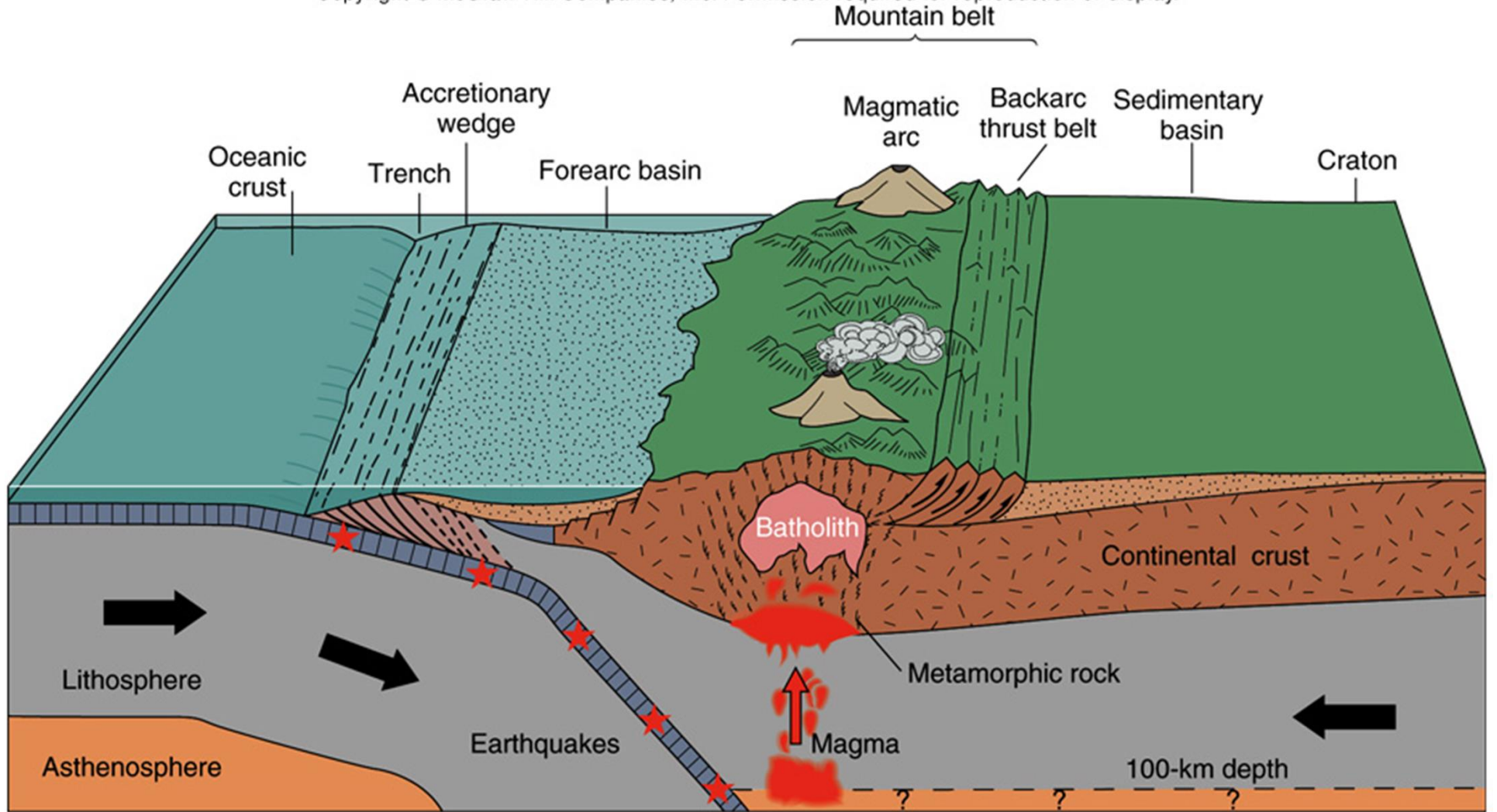
- عوامل اداره کننده ساختار گرمایی صفحه فرورونده :
- 1- آهنگ فرورانش
- 2- ضخامت صفحه
- 3- گرم شدن مالشی سطوح بالا و پایین
- 4- رسانایی گرمایی از آستنوسفر به درون صفحه
- 5- گرمای ناشی از فعل و انفعالات رادیواکتیویته
- 6- گرمای حاصل از تغییرات فازی کانی ها (الیوین به اسپینل در km400 و اسپینل به اکسید ها در km 640

(الف)



(ب)

Copyright © McGraw-Hill Companies, Inc. Permission required for reproduction or display.



Convergent plate boundaries

CONVERGENT BOUNDARIES

Continent–Continent Convergence

When two continental plates collide, the crust crumples and thickens, creating high mountains and a wide plateau.

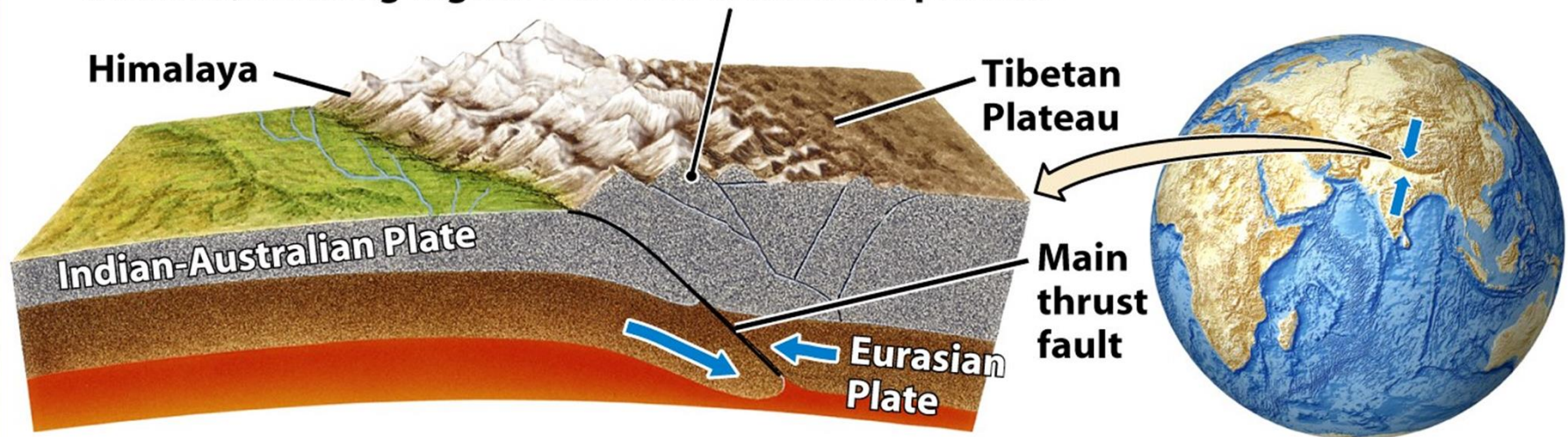
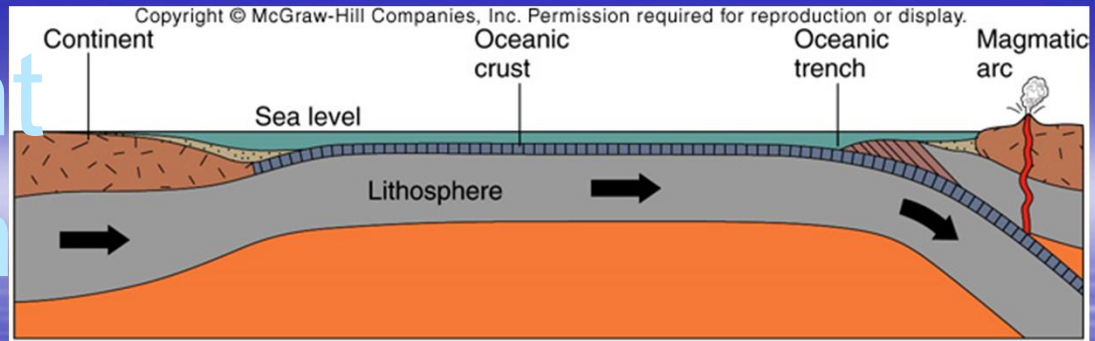
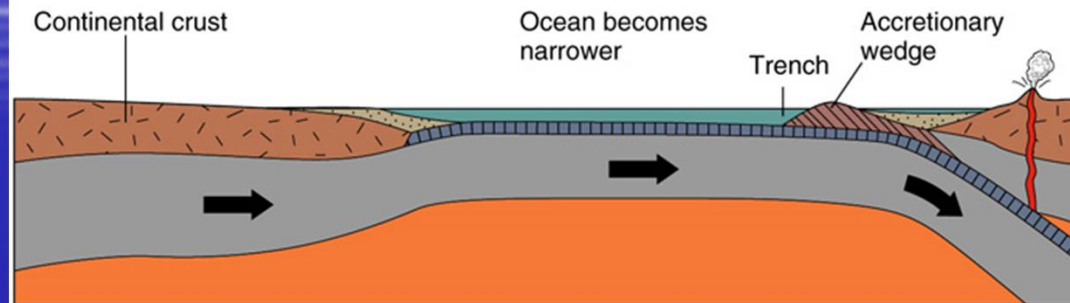


Figure 2-6e
Understanding Earth, Fifth Edition
© 2007 W. H. Freeman and Company

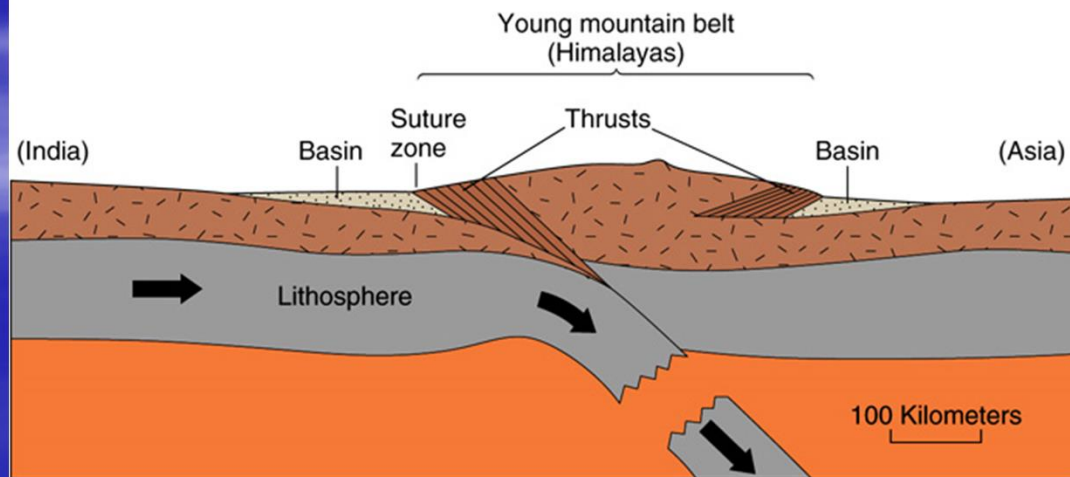
Continent Collision



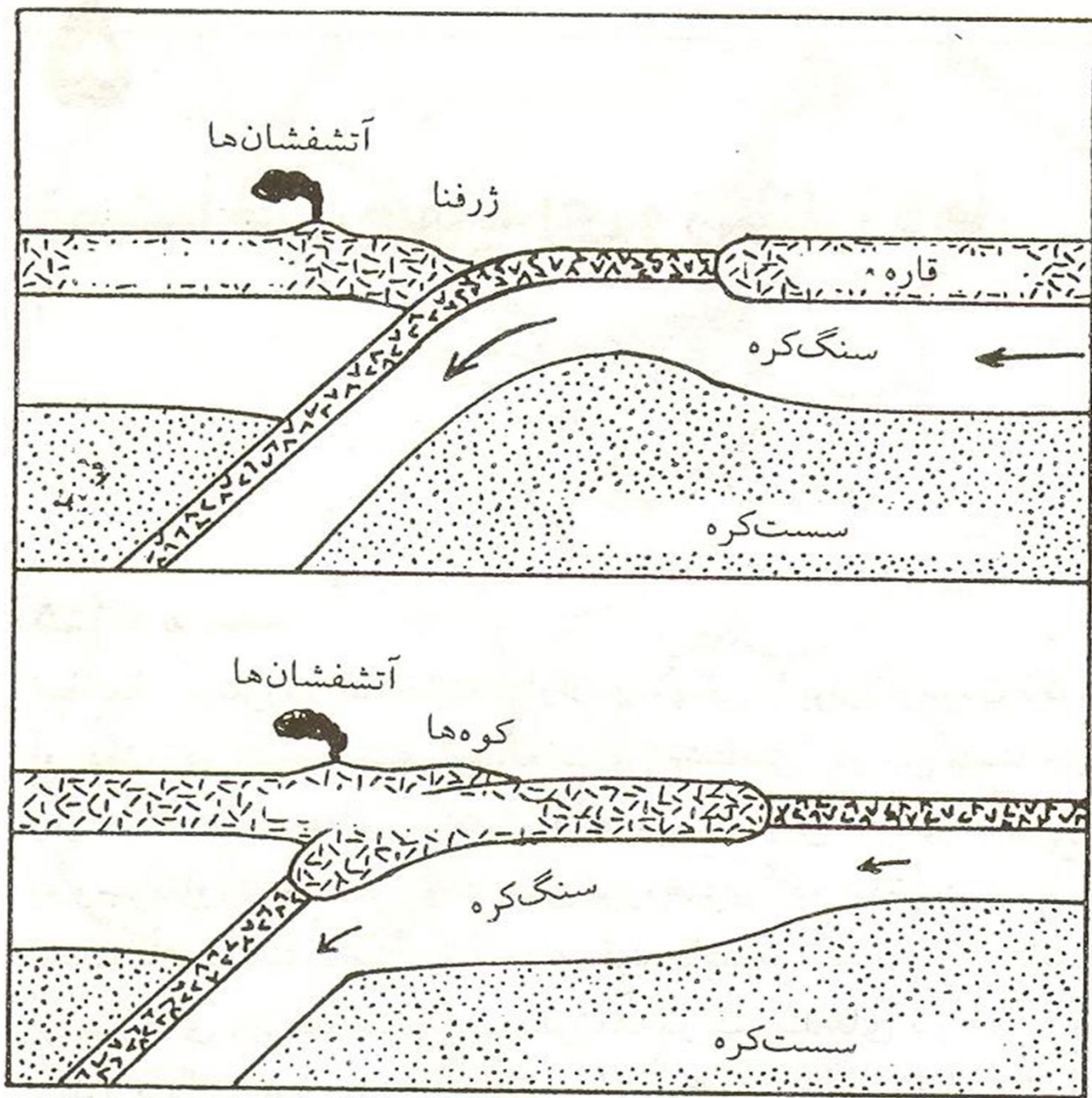
A Ocean-continent convergence



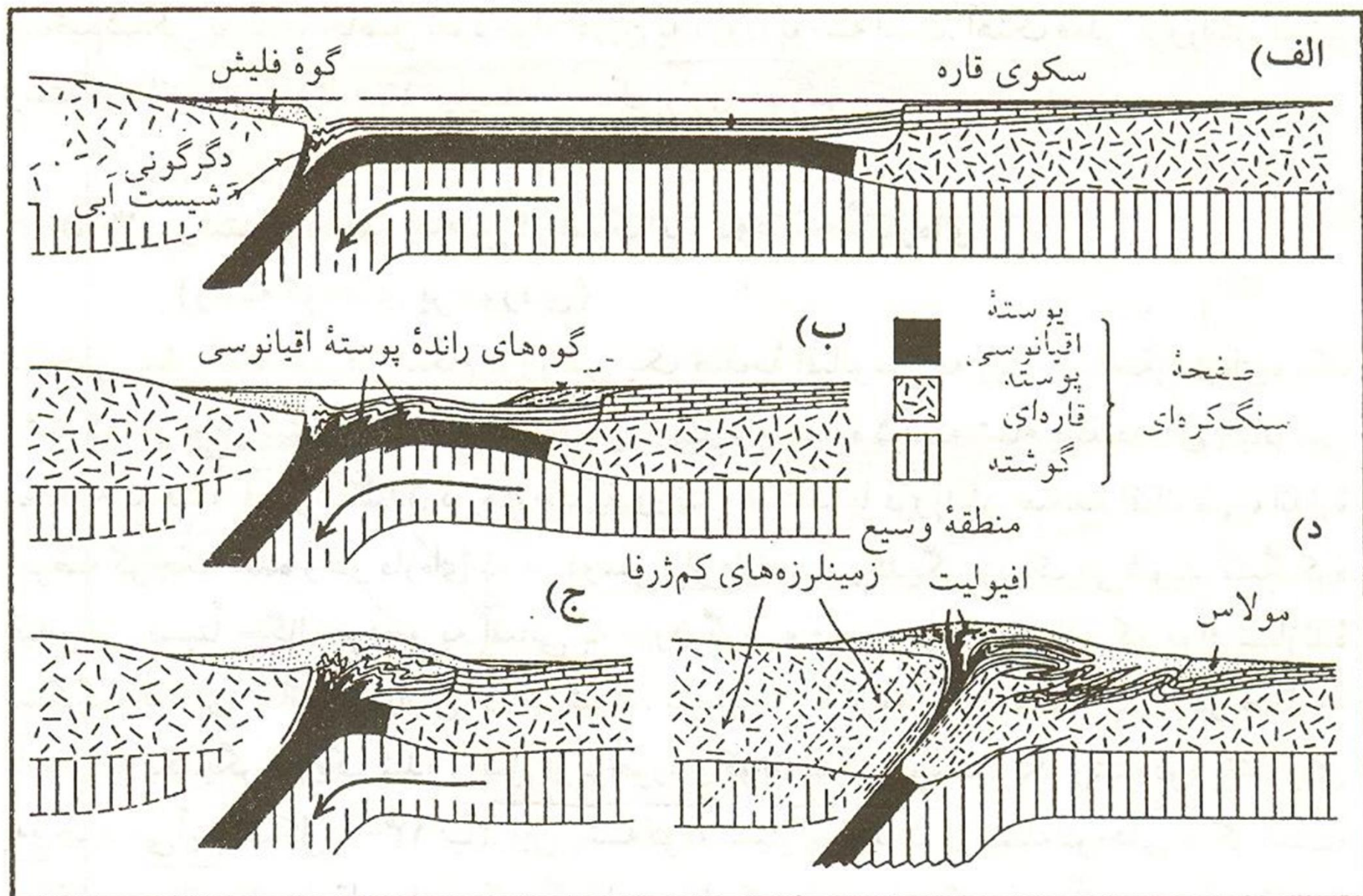
B Ocean-continent convergence



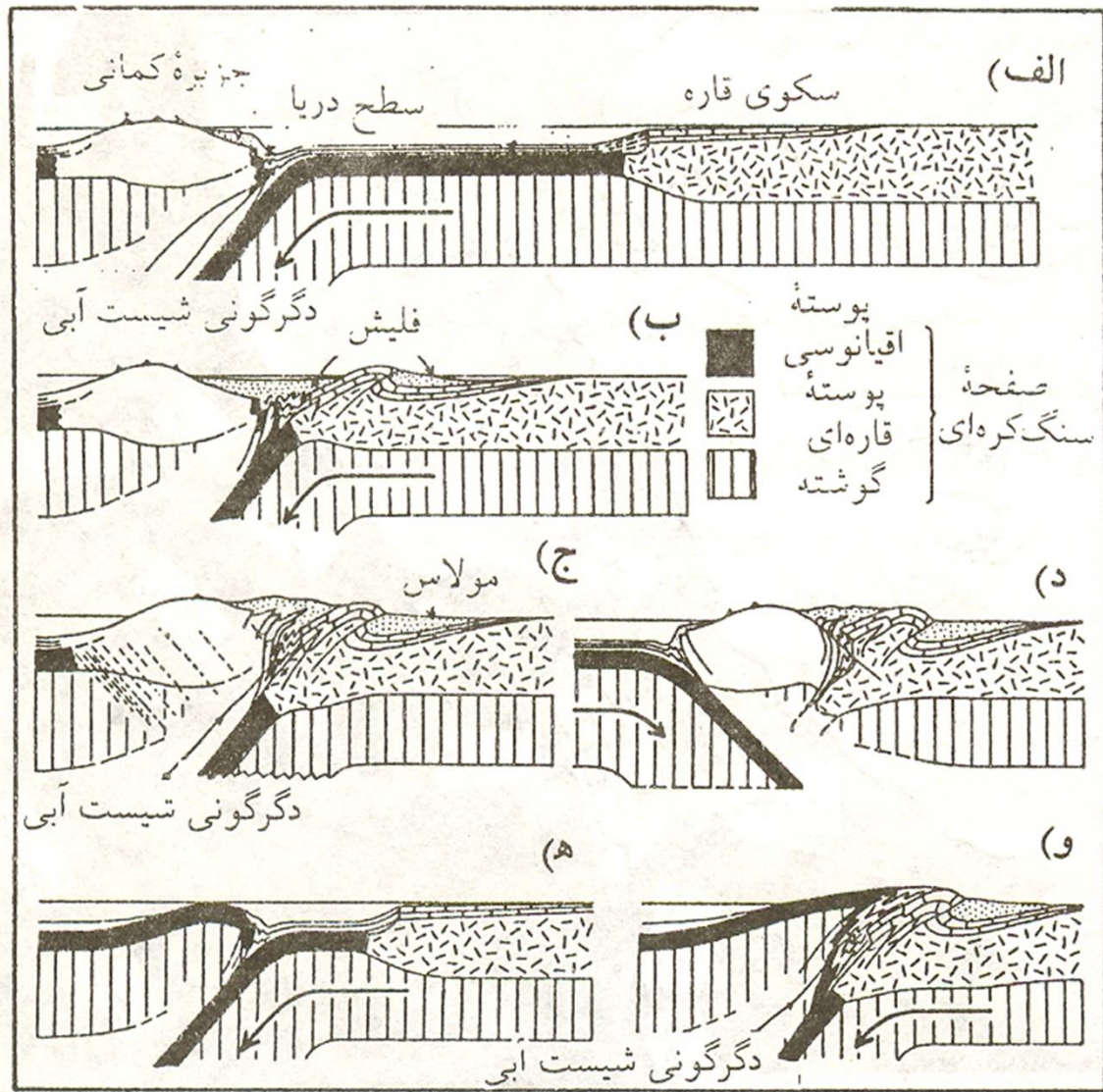
C Continent-continent collision



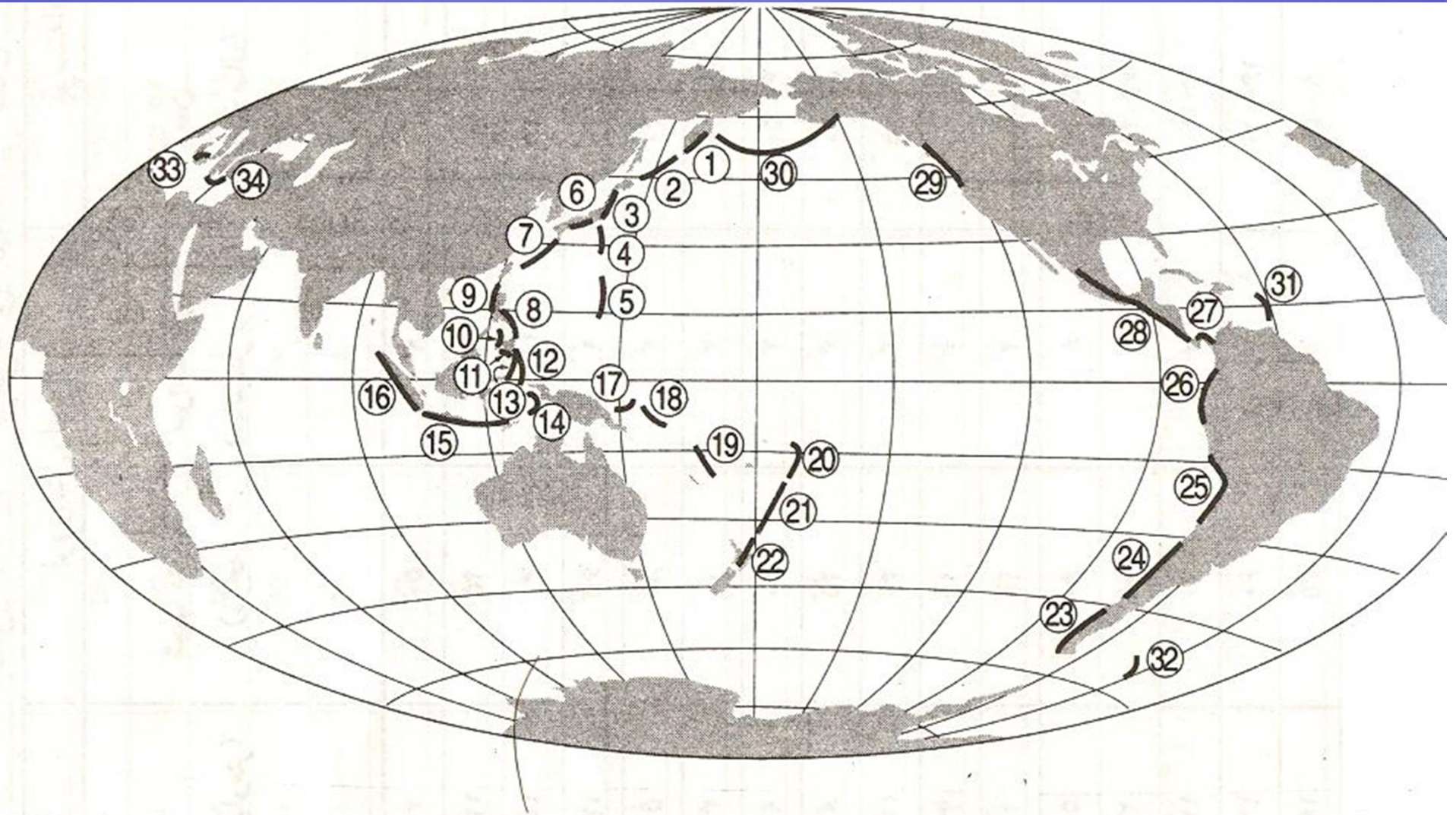
شکل ۴-۵۸. فرورانش صفحه قاره‌ای به زیر صفحه قاره‌ای پدیده‌ای ناممکن است، اما گاه به مقدار اندک رخ می‌دهد (کاکس و هارت، ۱۹۸۲).



شکل ۶-۱۹. توالی وقایعی که در یک برخورد قاره به قاره رخ می‌دهد (اقتباس از دیویی و برد، ۱۹۷۰).



شکل ۶-۲۵. مدل شماتیک برخورد کمان به قاره (الف تا د). در شکل‌های (ه) و (و) سازوکار رانده شدن پوسته اقیانوسی و گوشته بر روی پوسته قاره‌ای نشان داده شده است (اقتباس از دیویی و برد ۱۹۷۰).



شکل ۱۱-۸ - قوس‌های آتشفشانی فعال (اعداد با شماره‌های جدول ۱-۱۱ تطبیق می‌کند). در اینجا، تنها

جدول ۱۱-۱ - قوس‌های آتشفشانی فعال

ویژگی‌ها	پوسته اقیانوسی فرورونده		فرورانش وابسته		قوس آتشفشانی فعال		
	موقعیت (اقیانوسی، دریا، حوضه)	سن (میلیون سال)	سرعت متوسط (سانتیمتر بر سال)	شیب متوسط (درجه)	طول (کیلومتر)	نام	شماره
SA = طرزه خیزی فعال s = بی زلزله SD = فرورانش پشته AD = آداکیت BA = حوضه پشت قوس	آرام - شمال غرب	۸۰-۵۰	۹	۵۰	۷۰۰	کامچاتکا	
	آرام - شمال غرب	۱۰۰-۸۰	۹	۲۵	۱۱۰۰	کوریل	
	آرام - شمال غرب	۱۲۰-۱۳۰	۱۰	۳۰	۱۰۰۰	شمال شرق ژاپن	
BA (سومیسو)	آرام - شمال غرب	> ۱۲۰	۹	۶۵	۱۲۰۰	ایزو-یونین	
BA (ماریان)	آرام - شمال غرب	> ۱۲۰	۹	۸۰	۵۰۰	ماریان	
AD ; SA	حوضه شیکوکو	۲۵-۱۵	۲	۱۰	۳۰۰	جنوب شرق ژاپن	
BA (اوکیناوا)	دریای فیلیپین	۶۵-۵۰	۲	۲۰	۹۰۰	ریوکیو	
AD	دریای فیلیپین	۵۰-۲۰	۶	۲۵	۸۰۰	مغرب فیلیپین	
AD	دریای چین جنوبی	۳۰-۱۵	۲	۳۰	۱۲۰۰	لوزون	
AD ; SA	حوضه سولو	۲۰-۱۵	۲	۱۵	۴۰۰	نگروس	۱۰
AD	حوضه سلب	۴۰-۳۰	۲	۲۵	۲۰۰	جنوب شرق مینداناو	۱۱
	دریای ملوک	۲۵-۲۵	۸	۶۰	۵۰۰	سانگیهه-سولوسی	۱۲
	دریای ملوک	۲۵-۲۵	۹	۲۵	۲۰۰	هالماهرا	۱۳
BA (پاندا)	دریای تیمور	> ۱۲۰	۷	۴۰	۱۲۰۰	پاندا	۱۴
	شمال شرق اقیانوس هند	۱۶۰-۱۰۰	۷	۶۰	۲۴۰۰	سوندا (جاوه فلور)	۱۵
	شمال شرق اقیانوس هند	۹۰-۵۰	۸	۲۵	۱۶۰۰	سوندا (سوماترا)	۱۶
BA (منوس)؛ AD	دریای سالومون	۳۵-۲۵	۹	۳۰	۵۰۰	برتانی جدید	۱۷

ادامه جدول ۱۱-۱ قوس‌های آتشفشانی فعال

ویژگی‌ها	پوسته اقیانوسی فرورونده		فرورانش وابسته		قوس آتشفشانی فعال		
	موقعیت (اقیانوسی، دریا، حوضه)	سن (میلیون سال)	سرعت متوسط (ساعتی متر بر سال)	شیب متوسط (درجه)	طول (کیلومتر)	نام	شماره
SA = لرزه خیزی فعال s = بی زلزله SD = فرورانش پشته AD = آداکیت BA = حوضه پشت قوس							
AD ; SD	دریای وودلارک	< ۱۰	۱۰	۳۰	۵۰۰	سالومون	۱۸
BA (کورئولیس)	دریای کورال	۶۵-۵۵	۱۲	۷۰	۱۷۰۰	وانواتو	۱۹
BA (لانو)	آرام - جنوب غرب	۱۳۵-۱۰۰	۹	۳۵	۸۰۰	توفوآ	۲۰
BA (هاور)	آرام - جنوب غرب	۱۳۵-۱۰۰	۹	۶۰	۹۰۰	کرما دک	۲۱
	آرام - جنوب غرب	۱۳۵-۱۰۰	۶	۵۰	۳۰۰	زلاندنو	۲۲
AD ; SD ; SA	آرام - جنوب شرق	< ۲۰	۲	۱۰	۹۰۰	آند جنوبی	۲۳
AD	آرام - شرقی (نازکا)	۴۰-۱۵	۹	۱۵	۲۰۰۰	شیلی مرکزی	۲۴
AD	آرام - شرقی (نازکا)	۵۰-۴۰	۱۰	۱۵	۱۶۰۰	پرو-شیلی شمالی	۲۵
AD	آرام - شرقی (نازکا)	۲۰-۱۰	۸	۳۵	۹۰۰	کلمبی استوایی	۲۶
AD ; SA	آرام - شرقی (کوکوس)	۲۰-۱۰	۸	۲۰	۴۰۰	پاناما-کستاریکا	۲۷
AD	آرام - شرقی (کوکوس)	۵۰-۴۰	۷	۵۵	۱۷۰۰	مکزیک-نیکاراگوا	۲۸
SD ; AD ; SA	آرام - شرقی (خوان دوفوکا)	< ۱۵	۲	۱۵	۱۱۰۰	کاسکاد	۲۹
AD	آرام شمالی	۶۵-۵۵	۸	۵۵	۲۵۰۰	آلاسکا-آلتوسین	۳۰
	آنتیل غربی	۱۰۰-۷۰	۲	۵۵	۸۰۰	آنتیل‌های کوچک	۳۱
	آنتیل جنوبی	۶۵-۵۵	۲	۵۰	۳۰۰	ساندویچ جنوبی	۳۲
	مدیترانه شرقی	۱۲۰-۸۰	۱	۵۵	۱۰۰	اثولین	۳۳
	مدیترانه شرقی	۱۲۰-۸۰	۳	۳۵	۴۰۰	اگثن	۳۴