Les phénomènes géologiques accompagnant la formation des chaines de montagnes et leur relation avec la tectonique des plaques

I- Rappels

▶ Qu'est-ce qu'une plaque lithosphérique (ou tectonique)?

Il existe plusieurs manières de représenter la structure interne de la Terre : en fonction de sa composition et en fonction de ses propriétés.

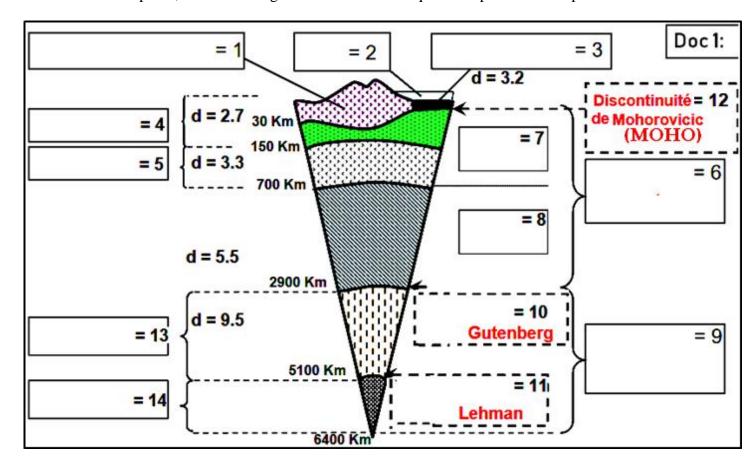
Commençons par sa composition:

- Le noyau, au centre du globe terrestre.
- Le manteau, intermédiaire, fait de péridotite
- La croûte en surface

Il faut distinguer la croûte continentale (30 à 70 km d'épaisseur) faite de granite, et la croûte océanique (10 à 15 km d'épaisseur) faite de basalte. Les deux sont recouvertes de sédiments.

La surface du globe est divisée en deux couches selon leur propriété mécanique :

- La lithosphère, rigide, composée de la croûte et de la partie supérieure du manteau.
- L'asthénosphère, zone moins rigide du manteau sur laquelle est posée la lithosphère



1. A partir du texte suivant, légender le schéma de l'intérieur de la terre.

► Frontières entre les pl	laques lithosphé	ríques Dorsales océaniques	
tectoniques entre les différentes plaques définissent différents types de frontières entre elles qui sont schématisé dans les Documents 3 et 4 • Définir les types de frontières entre les plaques lithosphériques ?.	Amérique du sud Zone de subduction: Convergence Océan pacifique	(Divergence)	Océan Atlantique Afrique
	Faille	Dorsale océanique Divergence	Doc: 4

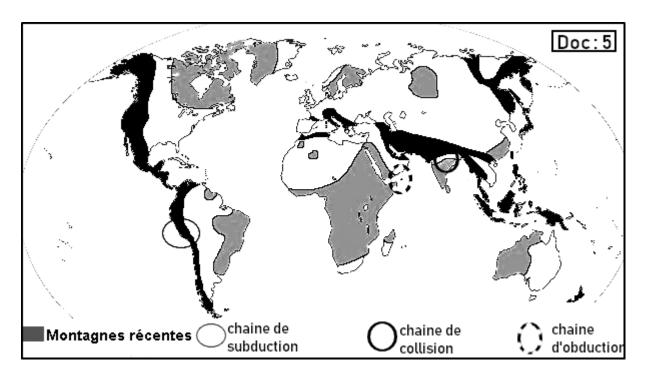
▶ L'emplacement des chaines de montagnes récentes

Les chaînes de montagnes récentes (Doc 5) constituent des bandes étroites qui s'étendent sur des milliers de kilomètres, et dont l'altitude peut atteindre des milliers de mètres. Ces chaînes sont très actives sur le plan sismique. Ce sont donc des régions instables. Les chaînes de montagnes récentes se sont formées à la fin du Mésozoïque, et au début du Cénozoïque. Elles forment deux ceintures : Une ceinture Nord-Sud qui borde les

marges continentales actives autour de l'océan Pacifique (zone de subduction). L'autre ceinture est orientée Est-Ouest, et sépare la plaque eurasiatique et les plaques africaine et indienne (ceinture alpine).

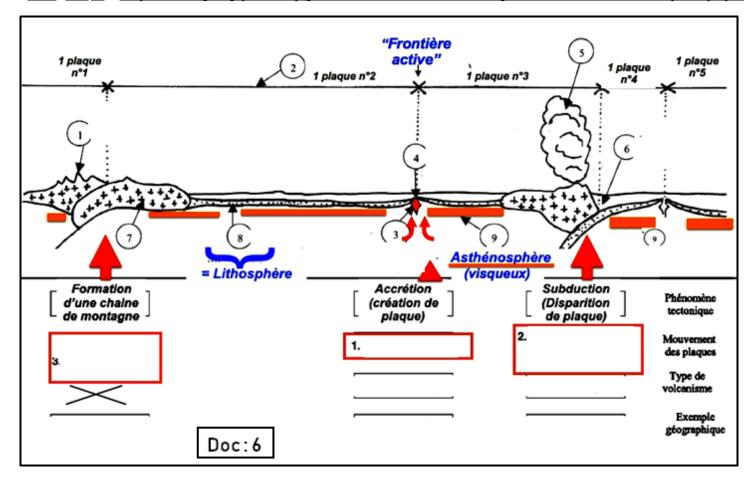
La ceinture alpine s'étend du détroit de Gibraltar jusqu'en Indonésie.

Selon leur relation avec la dynamique des plaques lithosphériques qui interviennent dans leur formation, les chaînes de montagnes récentes se répartissent en trois catégories : Les chaînes de subduction ; les chaînes d'obduction ; et les chaînes de collision.



dynamique des plaques avoisinantes ?

► Légender le doc 6

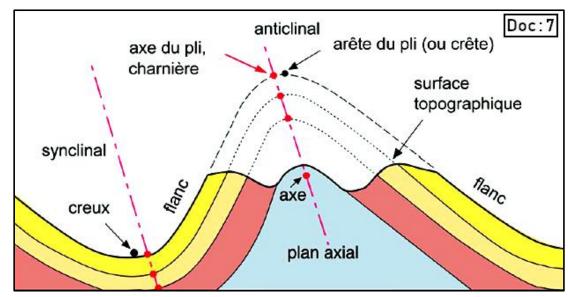


- II- Les différents types de déformations tectoniques dans les chaines de montagne :
 - 1- Les déformations souples continues ou ductiles : les plis

Les structures plissées résultent de déformation souple et se retrouvent exclusivement dans les roches sédimentaires. Un pli réunit deux parties dont une anticlinale et l'autre synclinal

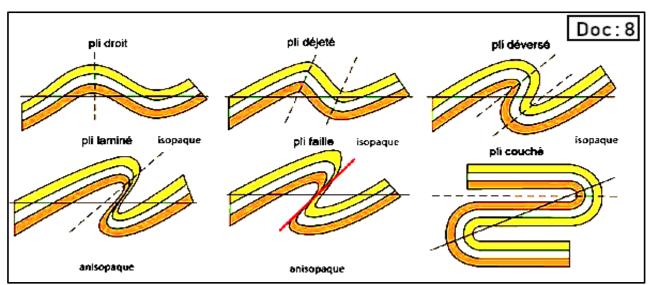
1-1. Définition

- 1- D'après *le document* 7 donnez une définition aux plis ?
- 2- dégager les éléments d'un pli ?



Cours SVT SP Les phénomènes géologiques accompagnant la formation des chaînes de montagnes et leur relation avec la tectonique des plaques

1-2. Classification des plis



Si l'épaisseur des couches est conservée durant la déformation, le pli est dit isopaque (même épaisseur.) Pour caractériser totalement la forme d'un pli on ajoute à ce critère d'inclinaison, la notion d'étirement (ou laminage) des flancs pouvant conduire à la rupture de la continuité des couches entre deux axes de plis. Un pli dont les flancs sont étirés est dit anisopaque.

Ainsi, le pli laminé est un pli déversé anisopaque. Le pli faille est un pli laminé dont l'étirement extrême des couches dans le plan axial a conduit à la rupture. Il en résulte l'apparition d'une faille inverse, d'où le terme de pli faille.

- Dégagez du document 8 les critères de base de la classification des plis

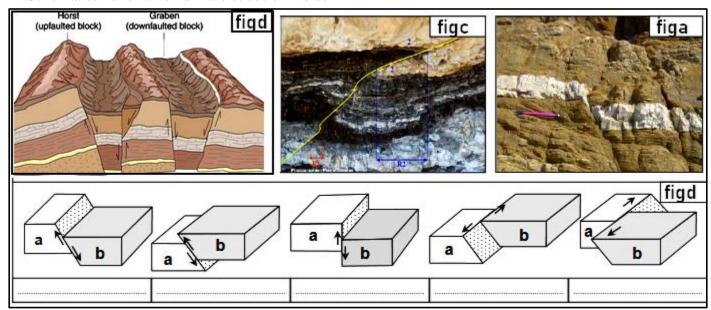
2- Les déformations discontinues : cassantes : les failles : 2-1. Définition

miroir de faille Doc: 9
MUR Ry
R _u
TOTT
R: Rejet
Rv: Rejet vertical Rh: Rejet vertical

2-2. Les types de failles :

1. Décrire chaque type de faille et établissez la relation entre ces déformations et les contraintes tectoniques ?

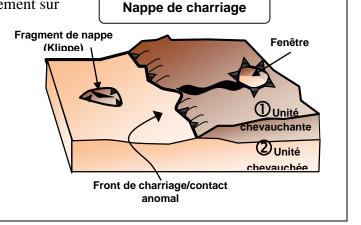




Cours SVT SP Les phé	gnomènes géologiques accompagnant la formation des ch	aînes de montagnes et leur relation avec la tectonique des plaques
2- Ses déform	ations intermédiaires : chevai	uchement et nanne de charríages :
		uchement et nappe de charríages :
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C	<i>et son interprétation :</i> pli déversé dont le f ette rupture du flanc court résulte du dévers	lanc
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du dévers ce flanc à un étirement, du fait que le pli	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu	<i>et son interprétation :</i> pli déversé dont le f ette rupture du flanc court résulte du dévers	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du dévers ce flanc à un étirement, du fait que le pli	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu	et son interprétation: pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu	et son interprétation: pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu	et son interprétation: pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu	et son interprétation: pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque	lanc sement
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse.	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque Pli et pli-faille :	danc sement el il se
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. <i>Doc 12 : Chevauci</i> d'une manière géné	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque : Pli et pli-faille : Pli et pli-faille : Perale, les déformations tectoniques dans	danc sement el il se
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. <i>Doc 12 : Chevauci</i> d'une manière géne les chaînes de mon	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pliur, avance par rapport au synclinal sur leque le pliur le pli	danc sement el il se
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. Doc 12 : Chevauci d'une manière géne les chaînes de mon sont complexes et s	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pli ar, avance par rapport au synclinal sur leque pli et pli-faille : Pli et pli-faille : Prement dans les Alpes avec schéma interprérale, les déformations tectoniques dans tagnes associées. Chevauchement	danc sement el il se
Doc 11: Pli-faille court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. Doc 12: Chevauci d'une manière géne les chaînes de mon sont complexes et a Dans ce cas, l'association de la court d'une manière géne les chaînes de mon sont complexes et a Dans ce cas, l'association de la court de la c	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pli ar, avance par rapport au synclinal sur leque pli et pli-faille : Pli et pli-faille : Perale, les déformations tectoniques dans tagnes associées. Chevauchement	danc sement el il se
Doc 11 : <i>Pli-faille</i> court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. Doc 12 : Chevauci d'une manière géne les chaînes de mon sont complexes et s	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pli ar, avance par rapport au synclinal sur leque le pli et pli-faille : Pli et pli-faille : Chevauchement dans les Alpes avec schéma interprérale, les déformations tectoniques dans tagnes associées. Chevauchement dille	Planc sement el il se de l'acceptant
Doc 11: Pli-faille court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. Doc 12: Chevauci d'une manière géne les chaînes de mon sont complexes et Dans ce cas, l'asso d'un pli et d'une fai	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pli ar, avance par rapport au synclinal sur leque le pli et pli-faille : Pli et pli-faille : Chevauchement dans les Alpes avec schéma interprérale, les déformations tectoniques dans tagnes associées. Chevauchement dille	rétatif:
Doc 11: Pli-faille court est rompu. C du pli, qui soumet anticlinal, supérieu déverse. Doc 12: Chevauci d'une manière géne les chaînes de mon sont complexes et Dans ce cas, l'asso d'un pli et d'une fai	et son interprétation : pli déversé dont le fette rupture du flanc court résulte du déverse ce flanc à un étirement, du fait que le pli ar, avance par rapport au synclinal sur leque le pli et pli-faille : Pli et pli-faille : Chevauchement dans les Alpes avec schéma interprérale, les déformations tectoniques dans tagnes associées. Chevauchement dille	Planc sement el il se de l'acceptant

Doc 13 : Lorsqu'un chevauchement provoque le recouvrement sur une longue distance d'un terrain (resté sur place)
par une nappe de charriage, ce terrain est qualifié d'autochtone alors que les unités charriées sont qualifiées d'allochtones.

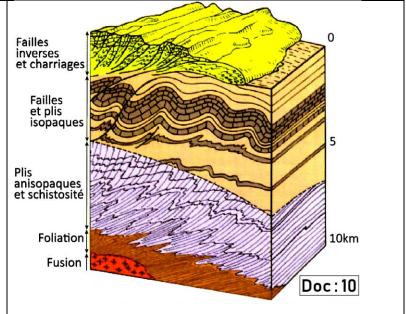
① allochtone, ②autochtone,



4- Répartition des déformations selon la profondeur

On se basant sue le document 10 ; Compléter les phrases suivant :

- ♦ Les déformations des roches diffèrent selon leur structure et leur position dans la lithosphère. Ces déformations peuvent être -----à la surface (plis isopaques, failles et charriages) ou -------- en profondeur (Plis anisopaques et schistosité)
- ♦ Anticlinal d'un pli isopaque (déformation souple) dans les alpes causé par des contraintes tectoniques -----
- ♦ Plis anisopaques accompagnés de schistosité témoignant d'une déformation ductile en profondeur.



Bílan :

Unité 4

Les chaînes de montagnes récentes et leur relation avec la tectonique des plaques et les déformations tectoniques qui les accompagnent

Introduction

La partie externe de la Terre, la lithosphère, est formée de plaques rigides qui reposent sur l'asthénosphère, moins rigide.

Ces plaques se déplacent : elles s'écartent au niveau des dorsales océaniques où il y a formation de plancher océanique, et elles se rapprochent au niveau des zones de confrontations.

Ces mouvements des plaques assurent la fermeture des océans et aboutissent à la formation de chaînes de montagnes.

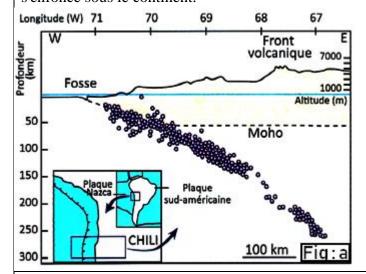
- ♦ Quelles sont les types de chaînes de montagnes récentes ?
- ♦ Quels sont les phénomènes géologiques qui les accompagnent ?
- I- Chaînes de subduction : caractéristiques structurales et pétrographiques Exemple : la cordillère des Andes :
 - 1. les caractéristiques structurales et géophysiques :
 - a. Données géographique :

	La figure ci-contre montre l'emplacement géographique et les
2010	caractéristiques de la cordillère des Andes.
Equateur	♦ Décrire l'emplacement géographique de la cordillère des Andes ?
Amazone	◆ Pourquoi cette marge cette marge est qualifiée de marge active ?
	v i ourquoi cette marge cette marge est quammee de marge detive.
Kele	
The state of the s	
Fosse pérou	
() ±/ /	
Océan pacifique	
((****) /	
) - 1	
(F	
1 3 3	
ا کر میکند	
58.25	
\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\	
242	
Volcan acordillère desades Do	c:13
point coté ▲ foyers séismiques ★	

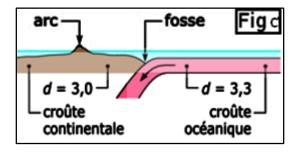
b. Données géophysiques :

Doc 14: Répartition des séismes et anomalies thermiques au niveau des zones de subduction

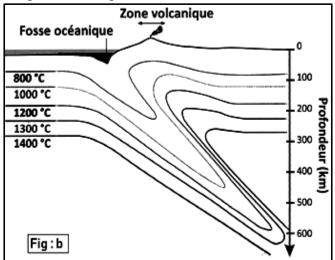
Répartition des foyers sismiques : Dans les zones de subduction, les foyers sismiques sont répartis dans un volume peu épais, assimilable à un plan incliné : plan de Bénioff. Ce plan part à l'aplomb de la fosse océanique et s'enfonce sous le continent.



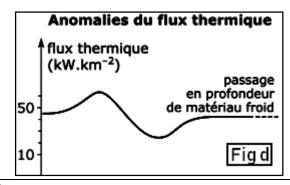
La Densité de la lithosphère océanique et celle de la lithosphère continentale



Modèle des isothermes en zone de subduction : En utilisant les mesures de flux thermique au niveau des zones de subduction, les géophysiciens proposent un modèle des variations de températures en profondeur.



La fig d montre la variation du flux thermique (quantité de chaleur qui se propage dans une unité de surface et par unité du temps) au niveau de la zone de subduction



- 1- Décrire à partir de la répartition des foyers séismiques ?
- 2- décrire les anomalies thermiques observées au niveau de la zone de subduction et donner une explication au d'anomalie thermique négative le long du plan de subduction ?
- 3- on s'appuyant sur la figure (c) décrire la densité des croutes au niveau de la zone de la subduction ?
- 4- donner une interprétation avec schéma explicatif?

Cours SV	T SP	Les phénomènes g	éologiques acc	ompagnant la foi	mation des cha	<u>înes de montagi</u>	nes et leur relatio	n avec la tecton	ique des plaques
								,	
			., .			<i>C</i> /			
		caractéris	-	_	et petro	graphiqu	ies:		
		lyse de coupe				(0)			
		es géologique							
subduc		eprésentent que	elques cara	cteristiques to	ectoniques	et petrograp	hiques propr	es aux chair	ies de
Subduc	uons.								_
w		1	:			cord	lillère orienta	le sud	zone
Zone co	otière	cordillère occ	cidentale	Altiplano		1			subandine
Lone	oucic	5500m	0		***	1		*	
		Y	2 1		ac titicaca	- in	Lann	11	
AAA.	*					Light	March March		1
4		,		- 1	11/1/3	The same	4 1/4	. A.	
	12					1			
	Volca	nisme	[0.00] e	dead				failles	inverses
		sitique		rétacé férieur		Socie ancie	ed	,	
-	24.41	mente :	100	vorenta escala PX					
		nents : Icé <mark>su</mark> périeur		rrains imaires	; ; ; ; ;	granodiorti	tes(de 100-1	32 Ma)	<u> 18</u>
		and the same of th		dans les and	es péruvier	ines			Figa
		Control Control	THE VIVE BUILDING						1194

prisme d'accrétion fosse	zone cotière	cordillère cotière	cordillère p	principale	bassin cuyor	vane-pays Oriente)
plaque nazca	longeante	2			/.	$\frac{\cdot \cdot}{1}$
roches	magmauques			PLAQUE SUD-AMER		50 km
cou	i <u>pe géologique</u>	dans les Andes	s de Chili-centre	Argentine		Fig b
1- A partir de l'anal pétrographiques des 2- sachant que le pri océaniques superficise forme le prisme de l'anal pétrographiques des superficises de l'anal pétrographiques des l'anal petrographiques de l'anal petrographiques des l'anal petrographiques de	zones de subdu isme d'accrétior iels qui, ne pass	ections? est une structure	e géologique cara	ctérisée par l'Ac	ccumulation des	terrains

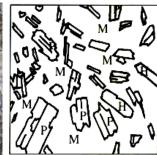
b- Caractéristiques pétrographique des roches magmatiques associées aux chaînes de subduction :

Dac 16 : L'étude des échantillons de roches prélevées dans une zone de subduction. et des lames minces correspondantes observées au microscope polarisant donne des informations sur la nature et la taille des minéraux présents dans les roches, la structure de la roche. La nature des minéraux nous donnera une indication sur la composition chimique du magma. Suivant la structure de la roche, on aura des informations sur les conditions de refroidissement du magma à l'origine de ces roches et donc on en déduira la localisation de la formation de la roche.

- ♦ Si on observe une structure grenue (roche entièrement cristallisée et minéraux visibles à l'œil nu), le magma à l'origine de la roche aura refroidit lentement, en profondeur. La roche sera qualifiée de roche magmatique plutonique.
- ♦ Si on observe une structure microlithique (présence de verre, de petits cristaux en forme de baguette=microlithes, et parfois de quelques phénocristaux), le magma à l'origine de la roche aura refroidit rapidement, en surface. La roche sera qualifiée de roche magmatique volcanique.

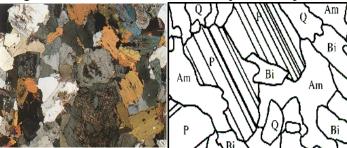
L'andésite : Lame mince et croquis d'interprétation





P: feldspaths plagioclases; H: hornblende (amphibole); M: verre + microlites

La granodiorite : Lame mince et croquis d'interprétation



 \mathbf{Q} : quartz ; \mathbf{P} : feldspath plagioclase ; \mathbf{Am} : Amphibole (minéral hydraté); \mathbf{Bi} : biotite (= mica noir)

- comparer la structure et la composition minéralogique des échantillons et lames minces proposées
- faire le lien entre structure de la roche et vitesse de refroidissement
- faire le lien entre vitesse de refroidissement et localisation des roches étudiées
- faire le lien entre composition minéralogique et origine magmatique des roches

Réponses

L'Andésit	La granodiorite

ars SVT SP Les phénomènes géologiques accompagnant la format	tion des chaînes de montagnes et leur relation avec la tectonique des pl
nclusion	
c- L'origine du magma des zones de subduct	ion ·
Doc 17 : Conditions expérimentales de la fusion	température (°C)
partielle de la péridotite : les diagrammes ci-	0 500 1000 1500 2000 2500 3000
contre représentent l'évolution de la température	·· Géa
en fonction de la profondeur à la verticale de l'arc	othern \
magmatique d'une zone de subduction. La courbe	80 2,
du solidus représente les conditions de	Solide Solide + Solide + Solide Liquide
température et de pression de début de fusion	Solide Solide + Egy Liquide 160
partielle de la péridotite en milieu sec (fig b) et en	160
milieu hydraté (fig c).	
Accordance -	240 '3' \ 7,
Prisme d'accrétion Arc volcanique –	Profondeur (km) Fig b Pression (GPa)
Oréan	température (°C)
Réservoirs	0 500 1000 1500 2000 2500 3000
crôute continentale Granitoïdes	
N) 1// II	
1000	80 2,
Manteau ithosphérique	Solide + Solide + Liquide
Péridotite :	
10000	160
, v.c.	'ear's _
eau eau	240
Figa	Profondeur (km) Fig c Pression (GPa)
erminologie :	
Gradient géothermique ou géothèrme : désigne l'	
onction de la profondeur et il varie selon les régions	
	e du solide de celui où coexistent solide et liquide. (À
mpérature croissante, croiser le solidus revient à ini-	
	t solide et liquide de celui ou n'existe que le liquide
usion totale).	sion noutielle de la nésidatite en niveau des nones
- d'apres la figure (a) degagez les conditions de fu e subduction	sion partielle de la péridotite au niveau des zones
	la fusion partielle de la péridotite au niveau de la
one de subduction ? puis le devenir du magma an	
	uounquo t
éponses	

Cours	<u>SVT SP</u>	Les phénomène	es géologiques ac	compagnant la f	ormation des cl	naînes de montag	gnes et leur relati	on avec la tectoni	<u>que des plaques</u>

Reconstitution des étapes de formation d'une chaîne subduction a- Exercice intégré

Doc 18: Evolution géodynamique des Andes nord péruviennes (subduction océanique). croûte océanique (CO), croûte continentale (CC).

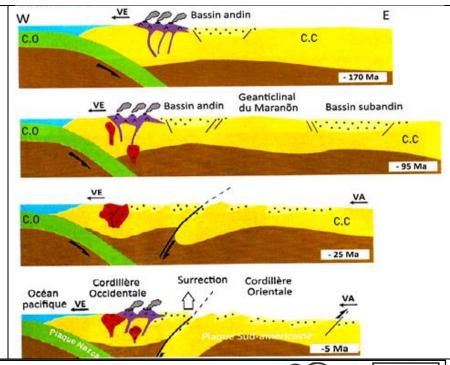
Les flèches figurent les vitesses de déplacement ; VE : extension induite par la subduction océanique sur la bordure de la plaque Amérique du Sud (subduction érosion), VA: vitesse de déplacement du continent Sudaméricain. A partir de 30Ma VA-VE > 0, la subduction continentale commence à fonctionner, les Andes orogéniques se construisent.

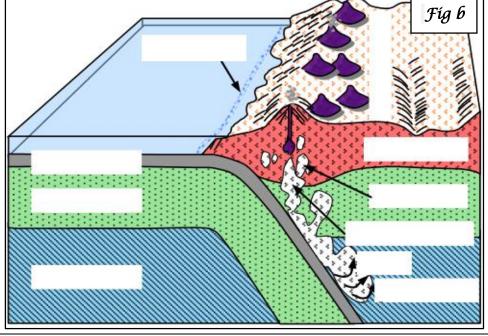
(Bourgois et Janjou, 1981).

1- complétez la légende du modèle explicative présenté dans la figure b

2- a- Dégagez les évènements qui ont conduit à la formation de la chaîne de subduction.

b-Décrivez la structure de la chaîne de subduction et mettez en relation la genèse de cette chaîne et la





Cours SVT SP Les phénomènes géologiques accompagnant la formation des chaînes de montagnes et leur relation avec la tectonique des plaques

I- Les chaînes d'obduction

1- Généralités

Le rapprochement des plaques lithosphériques se traduit aussi par la surrection de chaines de montagnes d'obduction caractérisées par le chevauchement de la croute océanique sur le continent.

Question : quelles sont les caractéristiques structurales et pétrographiques de ces chaines ?

- 2- Les caractéristiques structurales pétrographiques des chaines d'obduction :
 - a. Exercice intégré :

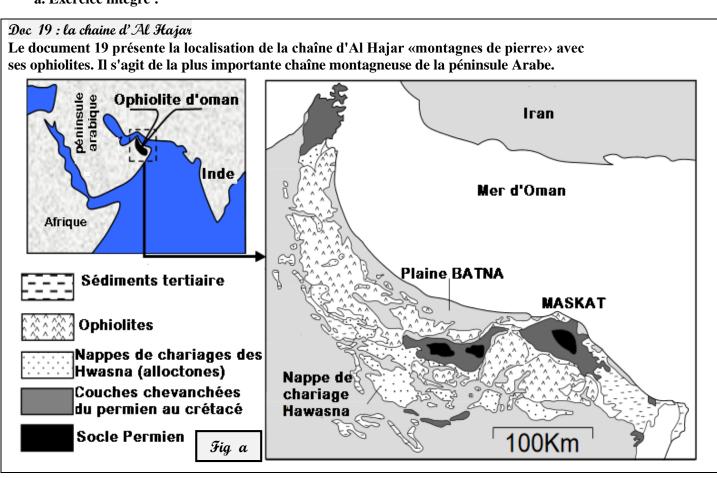
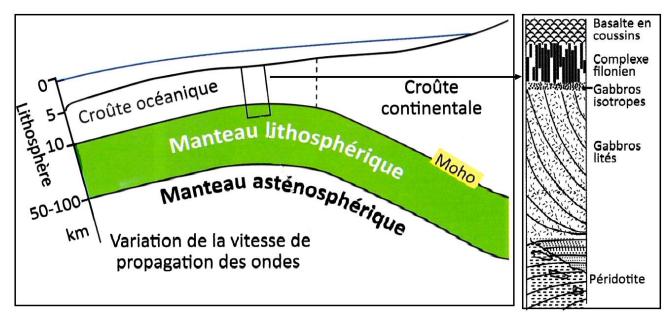


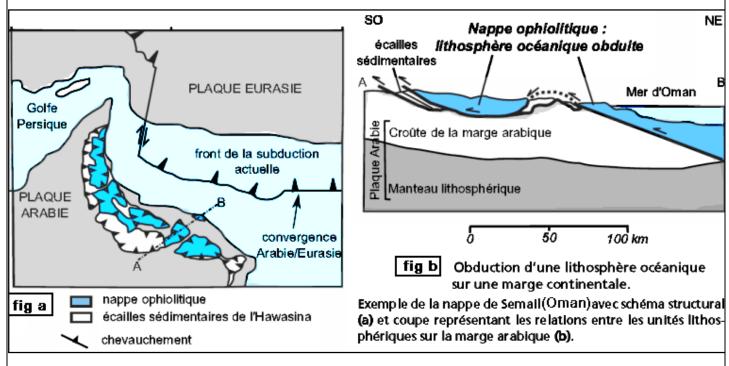
Fig & : L'ophiolite d'Oman se caractérisée par la surrection de la discontinuité de Moho qui existe normalement à une profondeur qui dépasse 5 km. La figure (b) présente certaines caractéristiques pétrographiques de la lithosphère océanique.



1- Décrivez la répartition de la chaine d'Al Hajr et dégagez les caractéristiques (marqueurs) structurales et pétrographiques de cette chaine ?

Doc 20 : Obduction d'une lithosphère océanique sur une marge continentale :

Exemple de la nappe de Samaiil (Oman) avec schéma structural et coupe (A-B) représentant les relations entre les unités lithosphériques sur la marge arabique.



2-On se basant sur le document 20 ; dégagez les événements qui ont conduit à la formation de chaîne d'obduction d'Oman

......

Cours	<u> </u>	<u>Les phenomenes get</u>	signes accor			es de montagne	5 Ct ICUI ICIA	tion avec la	tectonique d	es piaques
3- Le	s étapes (de la formation d	les chaines o	de montagnes	d'Oman :					
		ution de la chaîne								
Les	schémas	qui suivent illustr	ent les grand	las átanas da la	. fa	da la abaîna .	la mantaa	nes d'ATH	laiar à Om	an
Dáa				ies étapes de la	i iormanon (de la chame (ie montag		agar a Om	ıaıı.
Deci	rivez la g	genèse de cette ch	naîne de moi	ntagnes et sa	relation ave	ec la tectonic	ue montag ue des pla	aques ?	agur u On	
			naîne de moi	ntagnes et sa	relation ave	ec la tectonic	ue des pla	aques ?		Z.
		genèse de cette ch	naîne de moi	ntagnes et sa	relation ave	ec la tectonic	ue des pla	aques ?		3
			naîne de moi	ntagnes et sa	relation ave	ec la tectonic	ue des pla	aques ?		3
cote	contine		sédiments	ntagnes et sa	Arc v	ec la tectonic	ue des pla	aques ?		3
Mar	contine nteau érieur	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	ec la tectonic	ue des pla	aques ?		3
Mar	contine	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	ec la tectonic	ue des pla	aques ?) (7.0c.
Mar	contine nteau érieur	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	ec la tectonic	ue des pla	aques ?		oo Ma
Mar	contine nteau érieur	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	ec la tectonic	que des pla	aques ?) (7.0c.
Mar	contine nteau érieur	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	c la tectonic	que des pla	aques ?) (7.0c.
Mar	contine nteau érieur	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	c la tectonic	que des pla	aques ?) (7.0c.
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments	l'Hawasna	Arc v	c la tectonic	que des pla	aques ?) (7.0c.
Mar sup Ava	e continu	entale d'Oman Croute conf	sédiments	l'Hawasna	Arc v	c la tectonic	que des pla	aques ?) (7.0c.
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna	Arc v	c la tectonic	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	c la tectonic	que des pla	aques ?) (7.0c.
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	c la tectonic	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	c la tectonic	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	olcanique	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma
Mar sup Ava	e continu	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	olcanique	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma
Mar sup Ava	e continu nteau érieur nt -100	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	olcanique	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma
Mar sup Ava	e continu nteau érieur nt -100	Croute cont	sédiments tinentale	l'Hawasna Croute occ	elation ave	olcanique	que des pla	aques ?		27.00. 20 Ma

II- Les chaînes de collisions: Himalaya

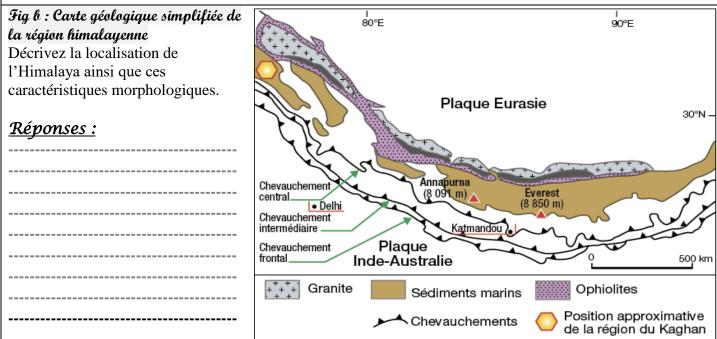
Le rapprochement des plaques lithosphériques se traduit aussi par la surrection de chaînes de montagnes de collision caractérisées par la confrontation de deux plaques lithosphériques continentales.

- ♦ Quelles sont les caractéristiques structurales et pétrographiques de ces chaînes de montagne ?
- 1- Les caractéristiques structurales et pétrographiques de la chaine de collision : Exemple Himalaya :
 - a. Caractéristiques structurales :

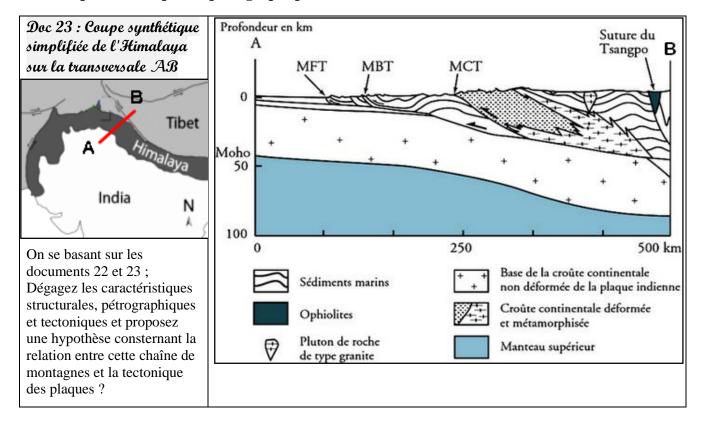
Doc 22 : C'est un ensemble de chaînes de montagnes s'étirant sur plus de 2 400 km de long et large de 250 à 400 km, qui sépare le sous-continent indien du plateau tibétain dans le sud de l'Asie (fig a). Elle couvre une aire d'environ 600000 km2.

L'Himalaya abrite 14 sommets de plus de 8000 m d'altitude dont l'Everest qui culmine à 8 850 m.





b. Caractéristiques tectoniques et pétrographiques :

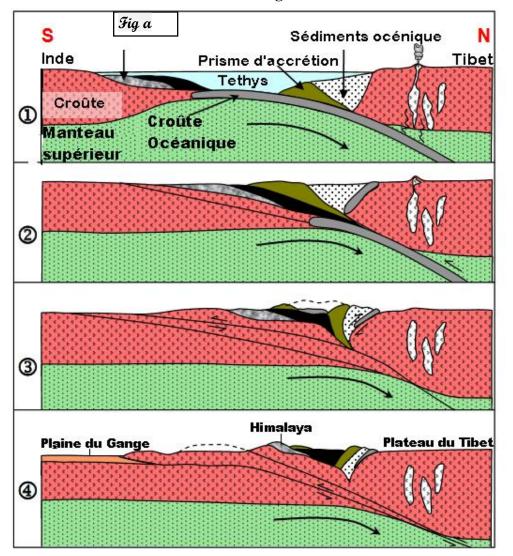


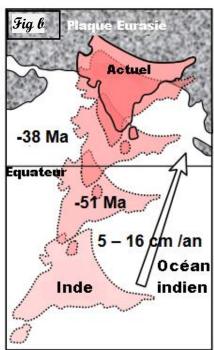
Réponses

2- Les étapes de formation des chaînes de collision et leur relation avec la tectonique des plaques :

a. Etapes de formation :

Doc 24 : La chaîne de l'Himalaya renferme des sédiments marins et des structures tectoniques indicatrices de grandes compressions. Le document suivant présente un modèle explicatif de la formation de cette chaîne de montagnes





Apartire des analyses précédentes et des données des fig (a) et (b) ; décrire la genèse de la chaine de montagnes de l'Himalaya ?

Réponses