

# Phénomènes géologiques internes

**SEISMES ET LA TECTONIQUE DES PLAQUES** 

Document de révision 2024/2025

Pr. Mohamed DADES

Séisme d'Agadir en 1960

# La sismicité : document de révision

S	éisme et ses caracté	ristiques
1- <u>Définir</u> un séisme		•
2- <u>Déterminer</u> où se localise la plupart	des séismes mondiaux.	
3- <u>Citer</u> les différentes méthodes pour	évaluer un séisme	
I- <u>Dresser</u> un tableau comparatif entre	e les deux méthodes utilis	sées dans l'évaluation des séismes.
	M.S.K	RICHTER
Le(s) fondateur(s)		
Une échelle contenante		
Intensité / magnitude		
L'évaluation se base sur		
Importance et intérêt		
Relation entre les deux échelles		
5- Légender les schémas suivants.		sol
	La main reste immobile	La main monte rapidement ; l'inertie empêche la masse de bouger, mais à sa place le ressort s'étire.

6- <u>Compléter</u> le texte suivant :	
Pour enregistrer un séisme, on utilise un appareil appelé "	" ou "".
Pour enregistrer toutes les qui arrivent par di	ittérentes directions, on utilise deux types de
	NO NE
: Ils peuvent enregistrer les vibration	
: Ils enregistrent des mouvements ve	erticaux du sol.
	v s
7- Réaliser un schéma simplifié d'un sismogramme montrant les trois ty	pes d'ondes sismiques
8- A partir du doc. Ci-dessous, déterminer les différents éléments d'ur	n séisme
The state of the s	Falaise
	Eboulement
	Foyer
	S Station d'enregistrement
	E : épicentre
S S S S S S S S S S S S S S S S S S S	Distance épicentrale
	Distance focale
E E	Profondeur focale
	Faille
	Ondes
V	

9- <u>Préciser</u> les caractéristiques des ondes sismiques.

	Ondes « P »	Ondes « S »	Ondes « L »
Modélisation	7		
Lieu de propagation			
Mode de propagation			
Vitesse de propagation			
Etat physique des milieux traversés			

10-En utilisant des couleurs différentes, <u>réaliser</u> la carte sismique de ce séisme algérien. Puis <u>déduire</u> son épicentre.

Ville	Ι
Aflou	4
Ain Defla	8
Ain Dehab	5
Ain	5
Ousseria	
Alger	6
Blida	6
Bou Kadir	8
Cherchell	7
Damous	8
Djelfa	4
El Arba	5
El Asnam	9

Ville	Ι
Frenda	5
Ighil	6
Idiovia	7
Khemis	7
Kolea	6
Ksar Cheliata	5
Ksar El Boukhari	6
Le Gualta	6
Le Kreider	4
Médéa	6
Mehdia	6
Miliana	7
Mostaganem	5

Ville	Ι
Oran	4
Oued foddu	9
Sidi Aissa	4
Sour El	4
Goglane	
Taougrite	7
Telagh	4
Tenés	7
Tenet	7
Thenla	4
Tiaret	6
Tigheunif	5
Tissensilt	7



## Intérêt des ondes sismique

 On se basant sur la description ci-dessous, <u>réaliser</u> un schéma qui mettre en évidence d'une discontinuité, puis <u>définir</u> ce terme (discontinuité).

Une discontinuité se caractérise par :

- > La vitesse des ondes sismiques varie de façon brusque.
- La réflexion et la réfraction des ondes sismiques.
- Sépare deux milieux de densité et de rigidité différentes.

Il existe trois discontinuités dans le globe terrestre :

- Discontinuité du MOHO qui sépare la croûte du manteau.
- Discontinuité du GUTENBERG qui sépare le manteau du noyau.
- Discontinuité de LEHMAN qui sépare le noyau externe de la graine.

#### b- Exemple : La discontinuité de MOHO

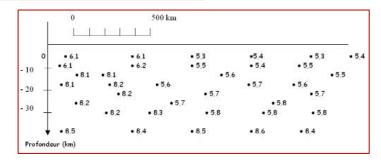
Cette discontinuité est située à une profondeur de 7km sous les océans, de 35 km en moyenne sous les continents et de 70 km sous les chaînes de montagnes. Elle ne correspond qu'à une <u>limite entre deux milieux de densité différente</u>.

# Application:

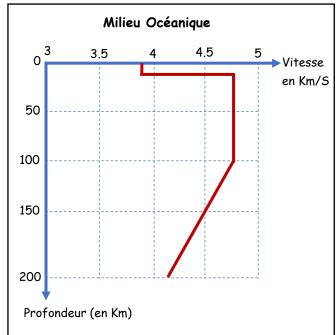
Le document suivant représente la densité des roches en fonction de la profondeur. Sachant que :

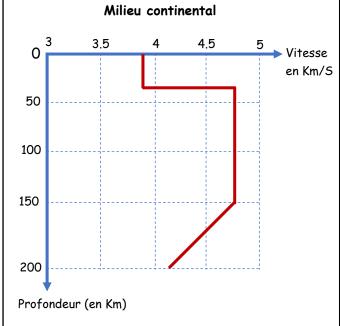
$$d < 5.9$$
  
 $6 < d' < 6.3$   
 $d'' > 8$ 

- d : densité des roches de la croûte continentale.
  d': densité des roches de la croûte océanique.
- d": densité des roches du manteau supérieur.
- ✓ <u>Tracer</u> en rouge la limite (discontinuité) séparant la croûte du manteau.
- ✓ <u>Colorier</u> la croute océanique en **bleu**, la croûte continentale en **marron** et le manteau supérieur en **vert**.



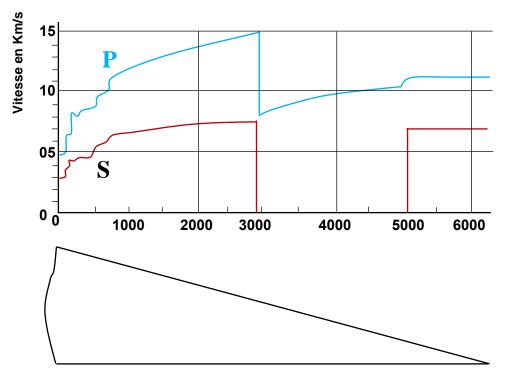
c- Traduire ces graphiquesen un schéma de la lithosphère.



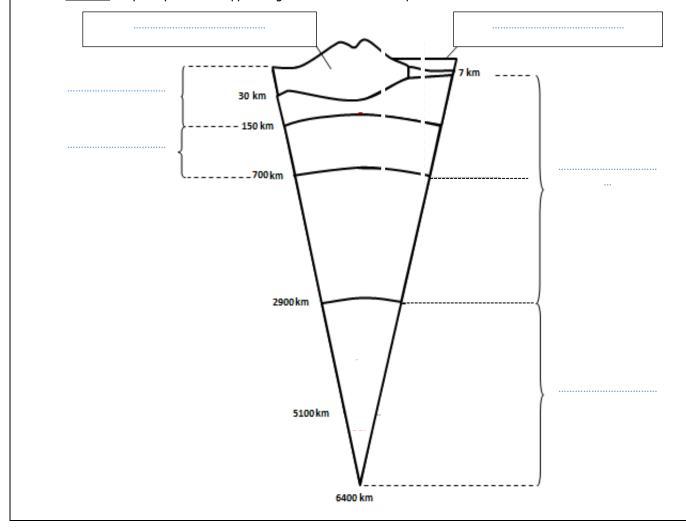


## d- Structure interne du globe terrestre.

La propagation des ondes sismiques permet de déterminer la structure interne du globe terrestre, le graphique ci-dessous représente la variation de la vitesse des ondes « P » et « S » en fonction de la profondeur.



- a- <u>Tracer</u>, sur le schéma ci-dessus, les différentes discontinuités.
- b- <u>Déduire</u> les principales enveloppes du globe terrestre en complétant ce schéma.



# La sismicité et la tectonique des plaques Afin de comprendre les mécanismes responsables de la sismicité des zones de divergence (zone d'accrétion), on propose d'étudier les documents suivants Dorsale AFR dorsale océanique Failles transformantes Épicentres des séismes Amérique Afrique du sud 1 000 croûte terrestre sismiques (Entre 0 à 7 km) manteau supérieur Asténosphère AMÉRIQUE DOC.1: Répartition des foyers sismiques au DOC. 2 : Géométrie d'un rift au niveau de la DMO. niveau de la DMO. Interpréter ces documents puis établir la relation entre la sismicité de cette zone et la tectonique des plaques. 1 Des séismes plus ou moins profonds le long de Plaque de Nazca Plaque Sud-américaine Plaque de Nazca Plaque Sud-américaine la côte Ouest de l'Amérique du Sud X. + 7 000 m fosse océanique – 8 000 m croûte continentale 71 151 manteau supérieur croûte océanique 301 manteau supérieur déplacement de la plaque A 501 = subduction\* asthénosphère plaque lithosphérique de Nazca 800 de la plaque — océanique A profondeur en km plaque lithosphérique (voir carte ci-contre) C L'interprétation des faits observés. Répartition des foyers des séismes selon la coupe x y. Les couleurs de l'échelle ci-contre indiquent la profondeur (en km) des foyers des séismes repérés par des points de couleur

# SERIE D'EXERCICES

Sismicité et sa relation avec la tectonique des plaques

## Restitution des connaissances

I- Relier chaque terme scientifique à la définition qui lui convient :

Séisme	•	•	Appareil qui permet d'enregistrer les vibrations du sol.	
Épicentre	•	•	Feuille sur laquelle est inscrit le tracé d'un sismographe.	
Magnitude	•	•	Secousses qui font trembler la terre.	
Sismographe	•	•	Endroit où le séisme est le plus puissant.	
Sismogramme	•	•	Puissance du séisme.	
Foyer sismique	•	•	Courbe d'intensité sismique égale, représentée sur une carte géographique.	
Isoséistes	•	•	Lieu ou point où naissent les ondes sismiques.	

II-	Parmi les ph	rases suivantes,	indiquer o	elles qui sont	justes et	corriger celles	qui sont fausses

u-	Le 11 emblement de tert e dui e quelques neul es.	

b-	Les ondes P et S emanent du toye	r sismique au meme	temps avec des vitesses	differentes.

c-	Les isoseistes se realisent en se basant sur l'echelle de Richter.

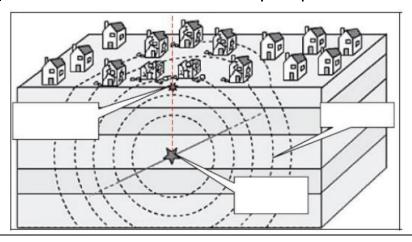

e-	Les seismes prennent naissance au niveau de l'epicentre.


III- <u>Compléter</u> le texte suivant par les termes scientifiques convenables :

d- L'intensité des séismes est déterminée sur l'échelle M.S.K en utilisant le sismographe.

Les tremblements de terre ou-bie	n, sont des vibrations terrest	res
L'échelle M.S.K contient deg	grés et permet d'évaluer l'intensité des séismes. L	'échelle du Richter exprime
du séisme q	ui signifie la quantité	Libérée à l'hypocentre.

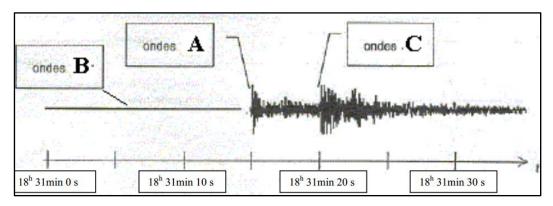
IV- <u>Compléter</u> le schéma en utilisant les termes suivants : foyer ; épicentre ; ondes sismiques ; faille.



# Raisonnement scientifique et communication écrite et graphique

# Exercice 1:

**Vingt-cinq secondes** après le déclenchement d'un séisme, nous avons enregistré dans la station d'enregistrement le sismogramme suivant :



1- Associer aux signaux A, B et C, le type d'onde détectée et sa signification.

2- <u>Déterminer</u> l'heure t<sub>0</sub> où a eu lieu le séisme à l'épicentre.

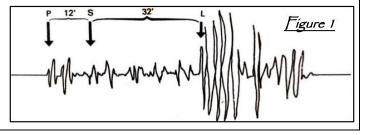
3- <u>Exprimer</u> la vitesse des ondes S (Vs) en fonction de la distance d parcourue et des temps Ts et  $T_0$ . <u>Faire</u> de même avec les ondes P avec les temps  $T_P$ ,  $T_0$  et d.

4- Si  $\frac{1}{Vs} - \frac{1}{Vp} = \frac{1}{8}$ , <u>déterminer</u> la valeur numérique de **d**. (d est la distance focale).

#### Exercice 2:

Lors d'un séisme, le sismographe enregistre 3 types d'ondes sismiques : P, S et L.

Sachant que le sismographe, qui a enregistré ces vibrations représentées sur le sismogramme de la figure 1, est situé à 15000km de l'épicentre du séisme, et que les ondes P sont arrivées 18 minutes après le déclenchement du séisme.



<u>Calculer</u> la vitesse de propagation des ondes P en (km/h).
<u>Calculer</u> le temps passé par les ondes S et L pour arriver à la même station.
Calculer la vitesse de propagation des ondes 5 et L.

# Exercice 3 : Localisation de l'épicentre d'un séisme

Au foyer d'un séisme, plusieurs catégories d'ondes sismiques prennent naissance. Dans les stations sismologiques, les ondes les plus rapides sont enregistrées les premières ; d'autres plus lentes sont enregistrées un peu plus tard. Les différences entre les temps d'arrivée de ces deux types d'ondes ont permis de calculer la distance des stations à l'épicentre. (Voir le tableau).

 $\underline{\textbf{Déterminer}} \text{ l'épicentre en utilisant les stations}: Tunis, Moscou et Paris.}$ 

Écart de temps entre l'arrivée des 2 ondes	Distance à l'épicentre (km)
1 min 15 s	1000
2 min 40 s	1500
3 min 04 s	2150
3 min 07 s	2250 (Tunis)
3 min 22 s	2900 (Moscou)
3 min 30 s	3000
4 min 08 s	3400 (Paris)

