Failles et séismes Quand la terre se déforme

Y. Klinger Tectonique – Institut de Physique du Globe de Paris CNRS



CMrs

Contact : klinger@ipgp.fr

La tectonique des plaques, une théorie qui a tout juste 100ans



Illustration originale tirée de la monographie de Wegener, 1915.

En 1915, Alfred Wegener propose sa théorie de la dérive des continents > des observations exactes, mais une explication fausse

Il faudra attendre la fin des années 60 pour que la révolution de la tectonique des plaques soit formalisée

> reconnaissance de la symétrie des anomalies magnétiques dans l'océan Atlantique en 66 puis formulation de la théorie en 68.

tectonique des plaques



Décrochement

Collision continentale

La topographie, signature d'une Terre qui se déformé

Subductions



La collision Inde-Asie responsable d'une grande partie de la déformation du continent asiatique



Une experience au laboratoire







Il n'y a pas des séismes partout



La déformation instantanée se mesure avec le GPS Sous l'action des forces tectoniques la croute terrestre se déforme

- Où se localise cette déformation ?
- Quels outils pour mesurer cette déformation ?
 Le séisme comme acteur de cette déformation



Tibet topography & slope

Cornell University

Altitude

Pente



La plaine du Gange, une plaine très plate



sauf si l'on tourne la tête...















La chaine des Himalayas







Le plateau tibétain c'est à 5000m, mais c'est plat!









Le plateau a des limites bien marquées

Image Landsat, Pixel 30m

Image Aster, pixel 15m

Kunlun Fault - Tibet



Les failles sont visibles sur le terrain

La déformation n'est pas distribuée de manière diffuse dans la croute terrestre

La déformation se localise sur les **failles** actives qui découpent la lithospère (30km à 50km). Dans les zones non faillées, au premier ordre, la croute se comporte comme une plaque rigide indéformable.



Déformations cumulées sur plusieurs cycles sismiques

vitesses de glissement moyennes => décalages + datations



Faille décrochante sénestre de l'Altyn Tagh





Le principe de la mesure



(Van der Woerd et al., 2001)



décalage à-gauche (senestre) d'une terrasse alluviale



Manikala Valley



3D surface view

M1 offset = 220 ± 10 m



M2E offset = 1520 ± 50 m



1-m resolution IKONOS satellite images

(Chevalier et al., 2005)



faire des cartes et ramasser des echantillons sur le terrain

(Chevalier et al., 2005)

Datation des marqueurs morphologiques décalés

• Isotopes cosmogéniques -> qqs 100000 ans



Datation du temps d'exposition aux rayons cosmiques



(Chevalier et al., 2005)

vitesse = decalage / age

La déformation est localisée sur les failles qui limitent des blocs très rigides qui se déforment peu Les vitesses peuvent etre > 1cm/an






Répartition spatiale des séismes



distance le long de la faille

répartition aléatoire



distance le long de la faille

séisme caractéristique



glissement caractéristique

Pour essayer de progresser

Physique de la rupture: Comment est accommodée la déformation lors d'un séisme, quel est l'impact de la géometrie des failles sur la rupture cosismique?



Les grands séismes sur le terrain, Mw7.8, Kunlun, 2001

Mw 7.7, Balochistan 2013, cartographie d'un séisme depuis l'espace



Séquences sismiques au cours du temps: Comment les séismes se répètent-ils au cours du temps?



Fouiller le passé pour retrouver les traces des séismes anciens

(modified from Tapponnier et al., 2001)



La rupture du Kunlun, l'exemple d'un décrochement



Une rupture de 430 km de long Un déplacement moyen de 4.5m avec un maximum de 10m

une rupture qui se propage à 4km/s (14400 km/h)

altitude supérieure à 4000m

Observations de terrain



Observations de terrain



Observations de terrain



Observations de terrain



Distance along profile (m)

(Klinger et al., 2005)

Les accès ne sont pas toujours très faciles



L'imagerie satellitaire



La rupture vue de l'espace











Détails du séisme vus depuis l'espace Satellite optique à très haute résolution (<1m)



(Klinger et al., 2005)



Kusai Hu

W

strike-slip motion

Modèle mécanique de la rupture sismique



(King et al., 2005)

on peut mesurer avec précision le déplacement tout au long de la faille



⁽Klinger et al., 2006)



(Vallée et al., 2008)

la vitesse de rupture, controlée par la géométrie de la faille, change pendant le séisme. Utiliser les séries temporelles d'images pour quantifier plus systématiquement les ruptures de surface

Mw 7.7, 2013, Séisme du Balochistan



~200 km de rupture, principalement décrochante, avec un faible mvt vertical



Ruptures de surface

photos du Prof. Abdul S. Khan et de ses étudiants de l'Université du Balochistan:

Din M. Kakar MohibUllah Baloch Muhammad Shafeh

Cartographie de la rupture de surface (1:500 scale)

Image pixel size < 1m



Cartographie de la rupture de surface (1:500 scale)

Image pixel size < 1m



Cartographie de la rupture de surface (1:500 scale)

Image pixel size < 1m



Correlation d'images optiques



image d'archive acquise avant le séisme nouvelle image acquise après le séisme



Mesure du déplacement horizontal



pixel = 2.5 m





distribution du glissement

Regarder le detail de la rupture



(Vallage et al., 2015)

Mécanique de la rupture et géologie



L'imagerie spatiale est devenue un outil incontournable de l'étude des séismes

détail de la déformation, géométrie

mécanique de rupture sismique et géologie, des interactions pas si simples



imagerie du glissement en profondeur

Pour pouvoir dire quelque chose sur le cycle sismique, tout savoir sur le dernier séisme ne suffit pas



Fouiller le passé pour retrouver les traces des séismes anciens

L'imagerie THR pour chasser les séismes anciens



Le séisme de Fuyun, M8, 1931 retrouvé 85 ans après les faits





une rupture de surface bien conservée

(c) Kinger 201

2001 Séisme du Kunlun



1931 Séisme de Fuyun

Les ruptures anciennes sont visibles de l'espace

L'imagerie THR complétée par la topographie THR







Lidar sol (Laser Detection And Ranging)

Exemple de mesure



Lateral offset: 6.5 ± 1.5 m Combiner l'imagerie et la topographie pour mesurer les décalages dans le paysage



restoration du plus petit décalage => le dernier séisme > 1931


L'avant-dernier séisme



L'avant avant dernier séisme



L'avant avant avant dernier séisme



L'avant ... avant dernier séisme





=> distribution de glissement pour le séisme de Fuyun, 1931



(Klinger et al., 2011)

glissement similaire pour plusieurs séismes => une contrainte forte pour les modèles de cycle sismique

Et l'aspect temporel? Quel temps de retour pour les séismes?



trouver un piège à séismes préserver la trace des séismes anciens pouvoir dater les séismes anciens

bonus: une histoire longue



31 colonnes s'effondrent à Baalbek lors du séisme M>7.6 en 1202

(Elias, 2006)





Jupiter Temple in Baalbek : 31/40 columns collapsed



Novembre 1759 M~7.4



Bacchus Temple in Baalbek



Serie temporelle le long de la faille du Levant





le fond d'une bajada asséchée



basic de paléosismologie





dating















alternance entre
périodes avec séismes (RT ~ 250 ans)
périodes sans séismes (RT > 500 ans)



Pas de séismes depuis ~ 500 ans

=> 2.8m de glissement accumulé

(Klinger et al., 2015)

Paléosismologie en 3D



Cartographie des talwegs et mesure des décalages



Datations C14







offsetion du faux de glissement au 2000 ans temps ou enregistrement trop court?



Lacassin – données USGS-NEIC M>5, 1973-2006

Et sous l'eau, comment ça se passe? Des séismes de subduction fréquents en Asie



Le séisme du Japon, un méga-séisme de magnitude Mw9



des vitesses de plaques très rapides

Des déplacements co-sismiques de dizaines de metres

Rupture totale de l'interface de subduction depuis ~40km de profondeur jusqu'à l'émergence de la faille au niveau de la fosse du Japon J A P A N





Ces séismes sont-ils si exceptionels? peut on remonter dans le temps?

Le cas de l'autre subduction asiatique, Sumatra



La subduction de l'arc de Sumatra, 4 séismes de mag. >8 en 12 ans



Quel sont les marqueurs morphologiques utilisables?

Andaman and Nicobar island groups



before

Andaman and Nicobar island groups



before

after



le niveau relatif de la mer par rapport aux terres émergées a changé de façon importante (after Sieh et al.)



Synthetic Coral Growth History Stable Coastline 25 cm Emergence Event in 1952





(after K. Sieh)

Histoire de corail



Paleogeodetic records near the Equator show very-long-term changes in vertical rates of deformation



Les coraux permettent de reconstruire l'histoire passée des séismes le long de la subduction



Table 1. Earthquake probabilities for faults within 50 km of Istanbul beginning May 2000. "Combined" is the probability for the three faultas. Quoted uncertainties are one standard deviation. "Background" refers to renewal; "interaction" includes renewal and interaction by stress transfer.

Fault	30-year (%)		10-year (%)		1-year (%)	
	Interaction	Background	Interaction	Background	Interaction	Background
Yalova	33 ± 21	22 ± 18	14 ± 11	7 ± 7	1.7 ± 1.7	0.8 ± 0.8
Prince's Islands	35±15	26 ± 12	16 ± 9	10 ± 6	2.1 ± 1.6	1.1 ± 0.7
Marmara	13 ± 9	11 ± 8	5 ± 5	4 ± 4	0.6 ± 0.7	0.5 ± 1.0
Combined	62±15	49 ± 15	32 ± 12	20 ± 9	4.4 ± 2.4	2.3 ± 1.5

Super-citées et déformation tectonique



velocities from GPS



Publications librement accessibles : <u>www.ipgp.fr/~klinger</u>


Les séismes, brique élémentaire d'un processus qui dure longtemps







On retrouve la trace des séismes anciens



la trace de beaucoup de séismes!

(Li et al., 2005)



Il ne reste plus qu'à dater pour connaitre l'age des objets du paysage



Quand on connait la vitesse et le déplacement pour chaque séisme

temps de retour des séismes

Ici ~400 ans

Paléosismologie, la chasse aux séismes anciens









3 to 4 séismes:

S0 après 946 ± 42 yr BP, peut etre apres 380 ± 70yr BP 946 ± 42 yr BP < S1 et S2 < 2657 ± 49 yr BP 2657 ± 49 yr BP < S3 < 7610 ± 60 yr BP

temps de reccurence ~1000 yr, peu contraint

Dans bcp de cas on est donc capable de dire

1/ quelles sont les zones à risque2/ à quelle vitesse se déroule la déformation

De façon moins systématique on peut faire des hypothèses sur le temps de retour des séismes







(Sapkota et al., 2011)







Les chevauchements, des séismes plus compliqués a appréhender

Deux séismes majeurs en Asie au cours de la derniere décennie :

Le séisme du Pakistan en 2005, Mw7.6, ~ 70000 victimes
Le séisme du Sichuan en 2008, Mw7.8, ~ 80000 victimes



La rupture d'un séisme en chevauchement est souvent plus segmentée, elle crée de la topographie!



Séisme du Pakistan

and the second state of the second



"Folded" Trees











Surface ruptures lors du séisme du Sichuan en 2008





~1 month of aftershocks





Co-seismic offset

Déplacement vertical max ~6m

Déplacement horizontal max ~5m

L'Asie est l'une des zones tectoniques les plus active de la planête

La déformation de la croute terrestre est localisée le long de grandes failles, qui peuvent être identifiées si l'on s'en donne les moyens

Les taux de déformation sont mesurables sur plusieurs échelles de temps

Sur certains sites il est possible d'avoir une idée statistique du temps de retour des séismes

Il devrait donc etre possible de reduire significativement le cout humain et économique associé aux grands séismes en Asie



Comment mesurer la déformation ?

On peut mesurer la vitesse instantanée > GPS (max. 20 ans de mesures) Est-ce representatif ?



On peut mesurer la vitesse moyennée sur des echelles de temps plus longues (x10 à x100 ka) > la deformation Quaternaire

Devant c'est la collision! On déforme la croute



Au front de la Chaine




Helicopter View of Charnath





Comment connaitre l'age de ces terrasses? Datations au C14

~ 1000/1500 ans, +15m => / ~1cm/an

T4

T2