"Les Grands Séismes: Observation et Modélisation"

5- Imagerie de la source sismique (fin) Le séisme de Fukushima (Tohoku) de 2011 Mw 9.0

Lundi 13 Novembre 2017

Collège de France, salle Maurice Halbwachs, Professeur: Barbara Romanowicz, chaire de Physique de l'Intérieur de la Terre

Paramètres à la source du séisme Iran/Irak du 12/11/2017 Mw 7.4



6 évènements de Mw >7 en 2017 (déficit?)

12/11/2017 Mw 7.4 Iran/Iraq (d= 19 km) 19/09/2017 Mw 7.1 Mexico (d= 48 km) 08/09/2017 Mw 8.2 Mexico (d = 47.4 km) 17/07/2017 Mw 7.7 Russie (d = 10.0 km) 22/01/2017 Mw 7.9 Nouvelle Guinée (d=135 km) 10/01/2017 Mw 7.3 Philippines (d = 627.2 km)



Convergence ~ 26 mm/an

Séisme du 12/26/04 Sumatra /Andaman Mw 9.0-9.3 Mw 9.2 (finale)

> -> Zone de rupture ~1300 km

-> Glissement de ~15-20m

-> Durée de la rupture ~ 600 s

->vitesse de rupture moyenne 2.4 km/s



<u>Séisme de Sumatra 26/12/2004 Mw 9.2</u>

Schéma de déroulement de la rupture



Modélisation de la source du tsunami du 26/12/2004: données de marégraphes + données satellitaires

- Source du tsunami peu résolue dans la partie Nord
- 12 marégraphes autour de la source
- Hauteur de la surface de la mer:
 - Données de 3 satellites: Jason, Topex/ Poseidon et Envisat
 - Jason: 1.9 h après le temps origine, capte signaux tsunamis pdt 11 mn du Sud au Nord.
 - TOPEX/Poseidon: 2h après t.o.
 - Envisat: 3.2 h après t. o.
 - Bathymetrie réaliste (cartes nautiques et modèle ETOPO2)



Fujii and Satake, 2007



Fuiii and Satake, 2007

300

Time (min)

Krabi

180

120

240

180

Tummarang

Taphaonoi

Kantrang

]Tarutao

240 300

 n

180 240

300 360

240 300

360

420

360 120

240 60

300 180

300 120

300 240



- + observations durant le passage précédant le séisme (Nov/dec 2004)
- Passage du satellite après le séísme
- Signaux dus au tsunami obtenus en faisant la différence entre les deux passages



Pendage de la faille 10 deg:

- d'après la zone de répliques

Direction de glissement

- d'après la solution CMT composite

Rupture commence à l'épicentre

- propagation unilaterale vers le NNE (supposé à vitesse constante:(1, 1.5, 2.5 km/s)
- Les données satellitaires préfèrent 1km/s
- Les marégraphe préfèrent : 2.5 km/s:
 - Vitesse de rupture variable non résolue par ces données
- Source du tsunami atteint 900 km au nord de l'epicentre



Fujii and Satake, 2007, BSSA



Glissement maximum en accord avec les données sismiques Peu de déformation dans les iles Andaman, contrairement aux observations de subsidence

→ Glissement lent à des périodes plus longues que le tsunami, ou glissement post-sismique après le passage du tsunami et avant les mesures de terrain, montrant une surélevation de 1.5 m dans la partie nord des iles Andaman et une subsidence de 1m dans la partie Sud

Fujii and Satake, 2007

Relaxation post-sismique - Sumatra 2004

Données GPS montrent la présence de glissement post-sismique

-> 4cm pendant 2 semaines suivant le séisme à PHKT (et 34 cm au bout de 50 jours)

->attribué au glissement a-sismique dans les couches sédimentaires non consolidées au dessus de la faille (et non aux répliques)





Champ de déplacement moyenné sur

1029

104

5 jours après le séísme

Vigny et al., 2005



Anomalie négative dans la mer d'Andaman (Bassin de Mergui) Anomalie positive en 2 parties associée à la zone de subduction

Panet et al., 2007



Wiseman et al., 2015, EPSL

Géométrie du modèle viscoélastique en éléments finis





Wiseman et al., 2015, EPSL

Déplacements cumulés sur 5 ans (2005-2010) associés aux séismes de subduction de 2004, 2005 (Mw 8.7, Nias) et 2007 (Mw 8.4 Bengkulu)



Couleurs: prédiction mouvement vertical

Le séisme de Fukushima, Japon (Tohoku) 11/03/2011 M_w 9.0





Convergence: ~8 cm/an



2011 Tohoku Tsunami



Iwate prefecture

FUKUSHIMA'S FALLOUT

Data from air and ground monitoring show that highly radioactive fallout is largely localized within a narrow band northwest of the stricken plant.





Stein and Okal, 2011







Stein and Okal, 2011

Séisme et tsunami de 869 (Jogan)

- Etudes stratigraphiques: Découverte d'une couche de sable associée à ce tsunami (e.g. Abe et al., 1990)
- Documents historiques
 - Le tsunami pénètre plus loin à l'intérieur des terres que tout autre jusqu'en 2011.
- Carte de risque sismique du Japon de Mai 2010
 - Prévision dans la région de Sendai:
 Pas de séismes plus forts que les séismes historiques depuis 400 ans
- Etude de la taille du séisme de 869 entreprise en 2004 et publiée en 2007-2010
 - (en Anglais: Sawai et al., 2012).

"Nihon Sandai Jitsuroku", manuscript from Keicho year 19 (AD 1614)

8	7	6	5	4	3	2	1		
者	野	至	14	谐	或	重力	成	里希	Ĩ
+	道	城	U	城	屋	流	停	朝	
計	路	F	喀	部	1].	え	鹅	臣	
資	惣	去	別	含	歷	小山	4	休	
立座	满	备	声	庫	死	書	-2	世	
苗	含	数	和天	即	赵	73	雪	为	
稼	阗	+	雷	福	地	肤		·k	
弱	士	百	建	墙	裂	頃	六	侍	
魚	血	里	谷	廬	七里	火	Ð	従	
7	ホ	浩	うたけ	頽	殪	L	杂	五	
遺	望	-	福	古	馬	民		月	
平	登	ホ	湖	翦	4	m	陸	化	
六	4	潮幸	讷	霜	骇	~乎	角	午	
为ara	難	其	迎	ふ	奔	休	15	旃	
graph	及	涯	/張	あっ	或	ス	the	五	2
初朝	调	泽	丰	生	相	省日	×	Ð	
+ month	死	原	加	数	屏	赵	雪	Ŧ	

Sawai et al., 2012





Sawai et al., 2012







Odaka





Tsunami de 869

- Datation couche de sable
- En plus: subsidence associée aux dépôts B et C (plus de diatomes d'eau saline)
 - permet de distinguer la provenance de la couche de sable de celle d'une origine atmosphérique (tempête..), ou d'un tsunami d'origine lointaine
- Modélisation
 - Simulation de tsunami
 - 14 modèles différents de source
 - Données; subsidence, limites d'inondation, ligne de côte (contrainte par le dépôt de cendres de Towata 915)
 - Rupture de 100 km de large et 200 km de long, glissement moyen de 7m -> Mw 8.4
 - Limite nord contrainte par Towata
 - Limite sud peu contrainte
- Données existantes ne nécessitent pas de glissement énorme près de la fosse comme en 2011
- Données stratigraphiques ne permettent pas de distinguer une rupture continue d'une série de ruptures sur des segments plus courts.
- Malgré ces incertitudes, l''information aurait pu être utile pour augmenter la perception du risque de tsunami dans la région

L'étude récente du tsunami de 1454 réduit peut-être encore le temps de récurrence moyen de séismes à tsunamis géants dans la région de Sendai



Sawai et al., 2015, GRL

Situation tectonique autour du Japon



Réseaux géophysiques en activité en 2011, installés à la suite du séisme de Kobe (Hansin) de 1995 (Mw 6.9)







Vitesses intersismiques horizontales et verticales 1996-2000



Hashimoto et al., 2009

Niveau de Couplage interplaque



Déficit de glissement - contours 3 cm/an par rapport au mouvement relatif des plaques calculé dans le modèle NUVEL-1A

Epicentres et zones de rupture des séismes de Mw > 7.5 depuis 1900.



Hashimoto et al., 2009

Système d'alerte rapide au Japon: Performance - séisme Mw 9.0 11/03/2011

Alerte rapide JMA -2011



Diffusé par TV, radio et site web de JMA 2 mn apres le temps origine et reactualise ensuite I > 4

- 4,300 sites au Japon ->





Hoshiba and Ozaki, 2014





Sous estimation du mouvement fort dans le district de Kanto

Pouvait on estimer dès le début la grande magnitude du séisme? Comparaison avec le foreshock de Mw 6.0



On estime: déplacement max Pd vitesse Pv accéleration Pa

 τ_c



Comparaison des spectres pour différentes valeurs de t_N





Hoshiba and Ozaki, 2014

Tohoku, Japon 11/03/2011, 14h46



Premier bulletin d'alerte au tsunami Estimé sur la base d'une mag. 7.9

6m Miyagi Pref 3 m Iwate, Fukushima Bulletin no 8 3h20 le 12 Mars

Observations du tsunami dans les stations utilisées par JMA





Conclusions sur le fonctionnement du système d'alerte

- Le système d'alerte sismique a bien fonctionné
- Magnitude initiale de M 7.9 sous-estimée
 - Saturation de l'échelle de magnitude (~Ms)
 - retard dans l'évacuation
 - > alerte sera donnée avec la magnitude max. crédible dans la région
 - hauteurs qualitatives plutôt que numériques pour mieux sensibiliser le public
 - Estimer mieux la magnitude Mw:
 - Beaucoup de sismomètres large-bande ont saturé
 - Installer 80 sismomètres large-bande de plus grande dynamique pour calculer Mw en moins de 15 mn.
 - Implémenter une methodologie d'inversion rapide de la source du tsunami
 - Installation de réseaux cablés de mesure de pression et sismomètres en fond de mer.

Séisme de Tohoku 12/03/2011: Solutions pour le tenseur des moments (mécanismes focaux)





Séisme de Tohoku, Japon, 12 Mars 2011: Modèle de glissement USGS V1 - 7 hr après le temps origine



- Rupture "compacte", bilatérale autour de l'épicentre, glissement maximal plus près de la surface que l'hypocentre.

- Rupture principalement dans la partie peu profonde de la fosse, les données GPS suggèrent que la rupture n'a pas atteint la profondeur de la limite de plaque sous la côte

= Glissement maximum: 30m ou plus



Séisme de Tohoku, Japon, 12 Mars 2011: Modèle de glissement USGS V2 - 18/03/2011

USGS

Glissement max. de plus de 30 m, suivant la paramétrisation de la vitesse de glissement (1.25 -3 km/s)

Pour une vitesse de rupture constante, glissements de 40-50 m à faible profondeur.

Régions de faible glissement aux bords de la zone de rupture (mal résolu)



Distribution spatio-temporelle des répliques 03/08/11 - 03/16/11

≥USGS



Note that the magnitudes of the 2011/03/11 06:15 (Mw 7.9) and 2011/03/11 06:25 (Mw 7.7) aftershocks were updated from earlier, lower estimates. Updates occurred on 03/16 and 03/18, respectively.



Tohoku, Japan Earthquake: Aftershock (and Foreshock) Sequence, M:Time History



Distribution du glissement pour le séisme de Tohoku 2011 Mw 9.0



Ondes P télésismiques

Lay et al., 2011, EPS

Composante horizontale du déplacement GPS



Réplique Mw 7.9 (30 mn plus tard)

Simons et al., 2011

Simons et al., 2011

Enregistrement du tsunami

Fujii et al., 2011

Distribution du glissement par inversion des formes d'ondes du tsunami

 Répliques < 1 jour après le séisme principal

Fujii et al., 2011

Inversion de formes d'onde des données de tsunami

Différences dans la hauteur du fond marin avant et après le séisme de Tohoku 2011

Campagnes de bathymétrie multi-beam en 1999,2004, 2011

Fujiwara, 2011, Science

Rétroprojection de l'énergie haute fréquence

Meng et al., 2011 GRL

M_w 9.0 2011 Tohoku Japon Rétroprojection: sources d'energie haute fréquence

Eric Kiser and Miaki Ishii (2011)

Résumé: rupture du séisme de Tohoku du 12/03/2011 Mw 9.0

Koper et al., 2011

Plusieurs épisodes:

90% du moment sismique, et tsunami Glissement lent

=> Hétérogénéité de la zone de subduction

- et de la nature du couplage inter-plaque:
 - géométrie
 - structure thermique
 - hétérogéneeités de composition.

Lay et al., 2012