"Les Grands Séismes: Observation et Modélisation"

4- Imagerie de la source sismique: exemples Lundi 30 Octobre 2017

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

Modèle de glissement au cours d'un séisme:

Propagation d'une discontinuité en déplacement le long d'un plan de faille:



Paramétrisation du glissement sur le plan de faille: -on suppose le plan de faille connu

Vitesse de rupture constante: Cas linéaire Vitesse de rupture variable: problème Non-linéaire



Temps de la rupture en chaque point est fixé. On inverse pour l'amplitude du glissement Le temps auquel la rupture arrive en un point donné est aussi une inconnue



- Fonction de Green: calculée dans un modèle de terre 1D ou 3D ou..
- EGF "Empirical Green's functions" (Hartzell, 1978) = fonctions de Green empiriques
 - Petit séisme dans la région source (souvent une réplique), durée de la source et propagation de la rupture négligeables, sert de fonction de Green.

• Fonctions de Green empiriques



Ide, ToG, 2015

Séisme de Chi-Chi (Taiwan) 1999 Mw 7.6



Différentes solutions pour la distribution du glissement sur la faille

Ide , ToG, 2015

Rétroprojection de l'énergie radiée sur le plan de faille

- Méthode appliquée sur des données filtrées en bande étroite, à courte période (e.g. 1-5 s)
- Exploite la cohérence des ondes sismiques observées simultanément dans un réseau de stations dense (i.e. HiNet au Japon, USArray aus USA)
- Cartographie en temps et espace de l'énergie sismique radiée sur la faille dans la bande de fréquences considérée



Séisme de Sumatra 26/12/2004 Mw 9.2

Bande de fréquence 1-5 s

Séisme de Sumatra 26/12/2004 Mw 9.2

Ondes P alignées par cross-correlation



tard par la rupture Parties atteintes plus tard par la rupture Glissement sur la faille La première arrivée provient] Hypocentre 🗲 de l'hypocentre

L'énergie plus tardive provient

des zones de la faille atteintes plus



IRIS

Sommation des traces pour différents points source



Ishii et al., Nature, 2005

Localisation de l'énergie à un instant donné (ici 60 s après le temps origine)



Ishii et al., Nature, 2005

Sources k=1, K ; Stations I=1, L: Temps de propagation $T(\xi_k, x_l)$ de la source ξ_k a la station x_l .

(1): Sismogramme à la station l:
$$u(x_l,t) \approx C \sum_{k=1}^{k=K} \Delta \dot{u}(\xi_k,t-T(\xi_k,x_l))$$

(2): On choisit une source q (ξ_{α}) et déplace chaque trace en temps:

 $u(x_l, t + T(x_l, \xi_q)) \approx C\Delta \dot{u}(\xi_q, t) \quad \text{Terme commun à toutes les stations}$ Temps de parcours de la source q à la station I + $C \sum_{k \neq q} \Delta \dot{u}(\xi_k, t + T(x_l, \xi_q) - T(\xi_k, x_l))$

(3): On somme les L traces ainsi déplacées:

$$\Delta \dot{u}(\xi_q, t) \approx \frac{1}{CL} \sum_{l=1}^{L} u(x_l, t + T(x_l, \xi_q))$$

Séisme de Sumatra 2004 Mw 9.2



Epicentre

Amplitude au carré de la somme à différents instants après le temps origine (en secondes)

- proportionnelle à l'énergie sismique dégagée dans la bande passante considérée (1-5s)

Sommation sur une grille de 0.2° × 0.2°









Ishii et al., Nature, 2005

Rétroprojection à la source

- Méthode très rapide ---> application en temps réel
 - On n'a besoin que de connaitre l'hypocentre
 - Image en temps et espace de l'énergie sismique dégagée (pas le glissement)
- Image incomplète:
 - Seulement dans une bande de fréquences étroite
 - Dépend du modèle de terre utilisé pour la rétroprojection
 - Pas de résolution en profondeur pour les séismes superficiels
 - Différentes sources d'erreur rendent les images peu fiables du point de vue quantitatif



Ide , ToG, 2015

Sumatra (2004) Mw 9.2 Japon (2011) Mw 9.0

Coupe à travers une zone de subduction



Tsunami engendré par un séisme



(3) Lorsque la vague s'approche de
 (4) Une succession de vagues
 La côte, elle ralentit, diminue en longueur s'écrase sur la terre submergée
 mais augmente en hauteur

Propagation dun tsunami : Longueur d'onde et profondeur du fond marin



Séisme de Sumatra-Andaman 26 XII 2004, Mw 9.2





Contexte tectonique en Asie du Sud Est

Dominé par le mouvement vers le Nord de la plaque indienne

Existence de nombreuses petites plaques et blocs





Sumatra 26/12/2004 M_w 9.2

D'après Molnar & Tapponnier, 1977



Sismicité: Mw> 5.0 de 1965 au 25/12/2004

Lay et al., 2005, Science

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





Comparaison de la zone de rupture du séisme de Sumatra(2004, Mw 9.2) avec l'etendue de la zone de subduction du nord-ouest des USA



Global Did You Feel It?

USGS Community Internet Intensity Map (154 miles S of Banda Aceh, Sumatera, Indonesia) ID:slav_04 00:58:51 GMT DEC 26 2004 Mag=8.9 Latitude=N3.30 Longitude=E95.78



https://earthquake.usgs.gov/data/dyfi/

Temps de propagation du tsunami (simulation)



Séisme d'Alaska du 28/03/1964 Mw 9.2





GSN & FEDERATION OF DIGITAL BROADBAND SEISMIC NETWORKS (FDSN)



Sismomètres STS-1





Ref: Wielandt et Steckeisen, 1975



Lay et al., 2005, Science





Effet de la directivité de la source



Séisme de Sumatra-Andaman 26/12/2004 Mw 9.2: chronologie

- Après le temps initial de la rupture (hypocentre):
 - 15mn: Détermination automatique de la magnitude $m_b = 6.2$ (USGS)
 - ~1h 15mn: M_s =8.5 (USGS)
 - Alerte internationale, en particulier le PTWC (Pacific Tsunami Warning Center)
 - Peu de temps après
 - Modèle de glissement rapide (C. Ji, Caltech) duree de rupture 200 s, longueur: 300 km, Vr=2 km/s
 - Détermination rapide CMT M_w ~9.0
- Au début: controverse sur la longueur de la rupture:
 - ondes de volume et temps de parcours des tsunamis : 600-800 km
 - Enregistrements hautes fréquence -> 1300 km.
- Revisé depuis: Mw 9.2 et longueur de rupture 1300 km
- La source du tsunami a t elle impliqué la longueur totale de la rupture?

💿 🔿 👆 🏷 USGS Earthquake Hazards Program: Finite Fault Model: Preliminary Result for Slip History of 04/12/26 (Mw 9.0) , OFF W COAST of Northern INDONESIA 🖂

Magnitude 9.0 OFF THE WEST COAST OF NORTHERN SUMATRA Sunday, December 26, 2004 at 00:58:53 UTC

Preliminary Earthquake Report U.S. Geological Survey, National Earthquake Information Center World Data Center for Seismology, Denver

Preliminary Rupture Model

Contributed by Chen Ji, Caltech

DATA Process and Inversion

We used the GSN broadband data downloaded from the IRIS DMC. We analyzed 15 teleseismic P waveforms and 13 SH waveforms selected based upon data quality and azimuthal distribution. Waveforms are first converted to displacement by removing the instrument response and then are used to constrain the slip history based on a finite fault inverse algorithm (Ji et al, 2002). We use the hypocenter from the USGS (Lon.=95.78 deg.; Lat.=3.30 deg.). The fault planes are defined by slightly modifying the quick moment tensor solution from HARVARD (strike=320 deg. and dip =11 deg.)

Result

The seismic moment release on this plane is 3.57x10**29 dyne.cm using a 1D crustal model interpolated from CRUST2.0 (Bassin et al., 2000). The total rupture duration is 200 sec and the peak slip is about 20 m. The rupture propagates northwestward for nearly 400 km with a speed of 2.0 km/sec.



Cross-section of slip distribution



Vue de la rupture à haute fréquence



- Fin de la rupture Ondes de volume 10-50s (durée d'enregistrement trop courte
- Fin de la rupture hautes fréquences

-> longueur de la rupture
~ 1200 km, vitesse de la
rupture moyenne 2.5 km/s:

Ni et al., Nature, 2005



mode ₀S₃

7 singlets



Mode _nS₁ Composé de 2I+1 "singlets"

G. Roult, IPGP, 2005





Moment total Mw 9.3

Glissement lent sur 2/3 de la rupture

Glissement rapide sur 1/3 de la zone de rupture Mw 9.0

Stein and Okal, 2005



Le moment sismique du séisme de Sumatra de 2004 est comparable à la somme des moments sismiques de tous les séismes des 10 années précédentes



Spectre de la source estimé par les ondes de surface (stack de R1 sur plus de 200 stations) En grisé= spectre composite Localisation de la source du tsunami à partir du temps d'arrivée à différents points autour de l'océan indien



Résultats préliminaires: La zone de rupture engendrant le tsunami semble s'étendre seulement 600-800 km depuis l'épicentre

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

Schéma de déroulement de la rupture



Sumatra 2004 Mw 9.2







Ishii et al., 2005 Rétroprojection



Rupture sur au moins 1000 km, centroide à 200 km au nord de l'epicentre Glissement de vitesse variable nécessaire

Vigny et al., 2005



Modélisation des données GPS





Vigny et al., 2005





Epicentre Sumatra 26/12/2004 Mw 9.2

Rhie et al., 2007, BSSA



Vitesse de rupture constante 2.5 km/s

Rhie et al., 2007, BSSA

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

- Source du tsunami pas bien 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 and Envisat
 - Bathymetrie réaliste (cartes nautiques et modele ETOPO2)
 - Jason: 1.9 h apres le temps origine, capte signaux tsunamis pdt 11 mn du Sud au Nord.
 - TOPEX/Poseidon: 2h apres t.o.
 - Envisat: 3.2 h apres t. o.



Fujii and Satake, 2007