Tsunami: Origine, Physique et Observations

P.Lognonné

Institut de Physique du Globe de Paris

Institut Universitaire de France

- Origine et Physique des Tsunami
- Quelques Tsunami historiques
- Aléas et risques
- Le grand tsunami de 2004: Observations et modélisations
- Un exemple de recherches actuelles: détection spatiale et couplage avec l'atmosphère et l'ionosphère...
- conclusion

- Remerciements:
 - Equipe IPGP/ESP: R.Garcia, G.Occhipinti, E. Kherani
 - Chercheurs de l'IPGP
 - CEA/DASE: H.Hébert
 - CNES: J.Artru

Origine et physique des tsunامي

Comment se forme un tsunami?

Comment se forme un tsunami?

Comment se forme un tsunami?

- Mouvement brusque de l'eau
 - Déplacement vertical du fond de l'eau (séisme, glissement de terrain)
 - Déplacement de la surface de l'eau (impact de météorite)

Comment se forme un tsunami?

- Mouvement brusque de l'eau
 - Déplacement vertical du fond de l'eau (séisme, glissement de terrain)
 - Déplacement de la surface de l'eau (impact de météorite)
- Retour à l'équilibre : jeu des forces de gravité
 - propagation d'ondes

Comment se forme un tsunami?

- Mouvement brusque de l'eau
 - Déplacement vertical du fond de l'eau (séisme, glissement de terrain)
 - Déplacement de la surface de l'eau (impact de météorite)
- Retour à l'équilibre : jeu des forces de gravité
 - propagation d'ondes

Comment se forme un tsunami?

- Mouvement brusque de l'eau
 - Déplacement vertical du fond de l'eau (séisme, glissement de terrain)
 - Déplacement de la surface de l'eau (impact de météorite)
- Retour à l'équilibre : jeu des forces de gravité
 - propagation d'ondes
- Longueurs d'ondes et périodes sont très grandes
 - 40-300 km
 - 15-40 minutes

Propagation et amplification

Propagation et amplification

Propagation et amplification

Propagation et amplification

- Vitesse de propagation

$$c = \sqrt{gh}$$

Propagation et amplification

- Vitesse de propagation

$$c = \sqrt{gh}$$

- Vers le large (océan profond)
 - Evacuation plus rapide de l'eau: vitesse de propagation plus grande
 - Plus de volume d'eau distribuant le mouvement: amplitudes plus faibles

Propagation et amplification

- Vitesse de propagation

$$c = \sqrt{gh}$$

- Vers le large (océan profond)
 - Evacuation plus rapide de l'eau: vitesse de propagation plus grande
 - Plus de volume d'eau distribuant le mouvement: amplitudes plus faibles
- Vers la côte
 - amplification dès que h (profondeur d'eau) décroît significativement

Propagation

La vitesse de propagation du tsunami est réduite en eau peu profonde alors que la hauteur des vagues augmente rapidement.

Propagation

La vitesse de propagation du tsunami est réduite en eau peu profonde alors que la hauteur des vagues augmente rapidement.

Propagation

La vitesse de propagation du tsunami est réduite en eau peu profonde alors que la hauteur des vagues augmente rapidement.

A quoi ressemble un tsunami ?

- Les vagues ne sont pas beaucoup plus hautes que les vagues de houle
 - mais les vagues de houle ne pénètrent pas à terre

A quoi ressemble un tsunami ?

- Les vagues ne sont pas beaucoup plus hautes que les vagues de houle
 - mais les vagues de houle ne pénètrent pas à terre
 - les vagues de tsunami provoquent des **crues (et décrues) dévastatrices**

© University of Washington

•

A quoi ressemble un tsunami ?

- Les vagues ne sont pas beaucoup plus hautes que les vagues de houle
 - mais les vagues de houle ne pénètrent pas à terre
 - les vagues de tsunami provoquent des **crues (et décrues) dévastatrices**

© University of Washington

- Même un tsunami qui semble petit peut être dangereux
 - le phénomène dure **plusieurs heures**
 - les vagues les plus hautes ne sont pas forcément les premières

1957, arrivée à Hawaï

A quoi (ne) ressemble (pas) un tsunami ?

Hokusai, ~1831

Sumatra, Décembre 2004

le séisme

Sumatra, 26 décembre 2004

- Séisme de subduction majeur ($M_w \sim 9.2$) → tsunami majeur
 - pas "attendu" dans l'Océan Indien
 - touche des zones très peuplées (dont touristes...)
 - enregistrements "modernes" innombrables

La zone du Nord Est de l'océan indien

Faillle inverse

Sumatra: frontière complexe

D'après la thèse (Paris 6) d'un étudiant indonésien Kemal Badrul (1993)

Convergence de la plaque à 5.5 cm/an

Une histoire chargée

La subduction de Sumatra est affectée par de forts séismes. La zone affectée le 26 décembre n'avait pas rompu historiquement !

Pas de séisme dans cette zone depuis plus de 300 ans

=> $5\text{cm/an} \times 300\text{ ans} = 15\text{ m}$
de déformation accumulée

D'après le site du CEA-DASE

La faille a « glissé »

* 15-20 m de glissement sur la faille

* sur 400 à 1000 km de longueur

* durant 4 à 8 minutes

Déplacement

Vertical

Horizontal

D'après le California Institute of technology

Energie du séisme $M=9.0$ soit $20 \cdot 10^{17}$ Joules
(ou encore 475 Mt TNT= 23000 fois la bombe d'Hiroshima)

can360.11.vhz, nb d'heures:118 h

Déplacements sismiques observés en France

Vitesse du sol enregistrée par un STS2 à St Maur (rouge) et déplacement calculé (bleu).

Le tsunami

Déplacement cosismique – Station SAMP

Déplacement cosismique - Singapour

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Modélisation:

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

-2 m

Hauteur d'eau

2 m

Concarneau ~ 20 cm

données SHOM

Le Havre ~ 10 cm

Événement humain et scientifique majeur

- Une catastrophe humanitaire majeure 284100 décès et 14100 disparus
- La somme et la répartition de données recueillies est **sans précédent**
 - marégrammes

Événement humain et scientifique majeur

- Une catastrophe humanitaire majeure 284100 décès et 14100 disparus
- La somme et la répartition de données recueillies est **sans précédent**
 - marégrammes
 - témoignages : films, photos ..

Evénement humain et scientifique majeur

- Une catastrophe humanitaire majeure 284100 décès et 14100 disparus
- La somme et la répartition de données recueillies est **sans précédent**
 - marégrammes
 - témoignages : films, photos
 - observations satellitaires : altimétrie + estimation dégâts

Une histoire de tsunamis en indonésie...

Une région de forts séismes et éruptions volcaniques,

donc beaucoup de tsunami:

- 1797: 300 morts à Padang
- 1833: nombreux morts à l'ouest de Sumatra
- 1843: île de Nias, nombreuses victimes
- 1861: des milliers de morts

Fig. 15.—INCIDENT DURING THE EARTHQUAKE AT SUMATRA (1861).

D'après le site du CEA-DASE

1 Krakatoa

Historique des tsunamis

Most Damaging Tsunamis Worldwide

Deaths	Year	Location Name	Deaths	Year	Location Name
40000	1762	S. CHINA SEA	3620	1999	BANDA SEA, INDONESIA
30000	1863	S. JAPAN SEA	3000	1992	JAMBICA
30000	1777	TOKAIDO-NANKAIDO, JAPAN	3000	1854	NANKAIDO, JAPAN
20000	1868	SANRIKU, JAPAN	3000	1933	SANRIKU, JAPAN
25674	1868	N. CHILE	2243	1874	BANDA SEA, INDONESIA
19000	1792	SW. KYUSHU ISLAND, JAPAN	2152	1998	PAPUA NEW GUINEA
13486	1771	RYUKYU TRENCH	2144	1923	TOKAIDO, JAPAN
8000	1976	MORO GULF, PHILIPPINES	2000	1970	CHILE
5211	1793	TOKAIDO-KAKOSHIMA, JAPAN	1997	1969	NANKAIDO, JAPAN
4100	1925	NANKAIDO, JAPAN	1700	1796	SANRIKU, JAPAN
3000	1811	SANRIKU, JAPAN	179	1964	ALASKA, USA
2880	1791	LIMA, PERU			

*1992: 229,000 deaths; 1999: 170,000 deaths

Run-up

- Données d'amplitude : hauteurs d'inondation (**run-up**)
 - plus qualitatif
 - peu de contraintes temporelles

Observations locales

- Distribution des run-up le long des côtes (Tsuji *et al.*)
 - 20-35 m sur 10 km de long (Chili 60 : ~ 20 m)
 - 30 m à 50 km au Sud (~ Calang)
 - 20 m probables à 100 km (Meulaboh)

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

Premiers modèles

D'après
Hélène Hebert
CEA - DASE

La Réunion

La Réunion

Moyens d'observations et systèmes d'alertes

Les moyens d'observation

Moyens au sol:

- les sismomètres (mouvement du sol)
- les marégraphes (mouvement de la surface de l'eau)
- les capteurs de pression (mouvement de la hauteur d'eau)
- les mesures sur le terrain

Outils satellitaires:

- les satellites imageurs (photos avant/après)
- les satellites altimétriques (mesure de la hauteur d'eau de l'océan)

Outils de demain:

- télédétection spatiale et radars

Courbes de temps de parcours

Temps

des ondes P et S

Distance

Marégraphes et capteurs de pression

Enregistrement de la hauteur d'eau:
Mesure des marées et des tsunamis

Marégraphe sur l'île de Kerguelen

Capteur de pression en fond de mer
et système de communication

- ⇒ Amélioration des modèles de prédiction de la marée
- ⇒ Localisation des sources de tsunami
- ⇒ Détermination de l'intensité des tsunamis

Les systèmes d'alerte

- Un seul système opérationnel avant décembre 2004 :

Le système d'alerte du Pacifique

- 40 nations contribuent dont la France pour la Polynésie Française

Les systèmes d'alerte

- Un seul système opérationnel avant décembre 2004 :
Le système d'alerte du Pacifique
- 40 nations contribuent dont la France pour la Polynésie Française
- Schéma de principe du dispositif d'alerte:

La prévention des tsunamis

Brochure distribuée dans tout le pacifique en différentes langues

La dimension spatiale

Enregistrements altimétriques

- Première observation d'un tsunami au large par des satellites altimétriques : Jason - Topex/Poseidon - Envisat - GFO
- Essai dans les années 90 sur ERS1 et Topex (Okal et al., 1999)
 - amplitude de 8 cm probablement détectée sur le tsunami du Nicaragua 1992
 - autres essais plus infructueux (Chili

Données altimétriques

- Tsunami "photographié" 2 heures après le séisme
 - sur 9 minutes de propagation du satellite

- Amplitudes de 60 cm à 1m !

Tsunami (26/12/2004) - Envisat IGDR

Modèles

- M_w 8.9 : faille 650 x 100 km, $Z = 15$ km, pendage 12°
 - 12 m de glissement uniforme
- M_w 9.0 : faille 1100 x 100 km
 - 12 m de glissement Sud , 5 m au Nord
- M_w 9.0 : faille 1100 x 100 km
 - 20 m de glissement au Sud, 6 m au milieu 4 m au Nord
- M_w 9.2 : faille 1100 x 130 km
 - 20 m de glissement au Sud, 12 m au milieu, 6 m au Nord

Satellites imageurs : Quickbird

Enregistrement d'images de l'inondation:
Carte des longueurs d'inondation

Plage de Kalutara au Sri Lanka

Juste avant l'arrivée du tsunami

Juste après le tsunami: retrait la mer

⇒ Estimation des dégats et des longueurs d'inondation

Satellites imageurs : Quickbird

Juste avant l'arrivée de la première vague:
la mer se retire sur 400 mètres

Plage de Kalutara au Sri Lanka

Banda Aceh avant
et après le passage
du tsunami

DIGITALGLOBE

Banda Aceh: Grand Mosque (Before)

DIGITALGLOBE

Banda Aceh: Grand Mosque

Copyright: National Center for
20 December 2004

Tsunami en Mer vu par Topex et Jason

Élévation de l'océan
(m)

Impact et définition de l'ionosphère...

- Un milieu ionisé à partir de 150 km d'altitude
- Ionisation de l'air en raison du rayonnement et des particules émises par le soleil
- Très faible densité et très grande réactivité

Propagation entre 10 et 15 Mhz

km

degrés

Tsunami en Mer et Ionosphérique (Topex et Jason)

Contenu Total Electronique (TECU) 2 heures après le séisme ~ propagation du signal océanique après une heure environ

Elévation de l'océan 2 heures après le séisme (m)

Tsunami ionosphérique

Mécanisme des ondes sismiques atmosphériques

Détection des ondes de tsunami dans l'ionosphère

Séisme du Pérou

- - Séisme du Pérou
- 23 juin 2001, 16.14 S 73.31O
- - $M = 7.9$
- ➔ - 20:33:14 TU
- ➔ - Tsunami observé dans l'océan
- ➔ Pacifique
- ➔ - 10-30 cm au Japon

Principe d'observation

Artru et al., 2004

- + Amplification de 10^5 a 400 km $\sim$ 1 km pour 1cm d'amplitude dans l'océan profond
- Vitesse de propagation de l'énergie comparable à celle des ondes de

Tsunami du séisme du perou

Date	23 June 2001
Time	20:33
Latitude	16°13' S
Longitude	73°36' E
Depth	33km
Magnitude	8.2

Japon: Arrivée 24 Juin, 17:00-17:30 UT

Hanasaki tidal gauge, Hokkaido

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Séisme du Pérou, Juin 23, 2001

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Sumatra tsunami dec. 26th, 2004

4 m

6 m

20 m

Couplage Neutre-Plasma

- Transfert de la vitesse des neutres aux ions par collision

$$\frac{d\vec{v}_i}{dt} = \frac{eB}{M_i} \left(\frac{\vec{E}}{B} + \vec{v}_i \wedge \vec{n} \right) - \frac{k_B T \tilde{N} N_i}{M_i N_i} + \vec{g} + \nu_{in} (\vec{u} - \vec{v}_i)$$

Terme négligeable

100 s⁻¹ ~terme prépondérant

1-10 s⁻¹

- Interaction des ions avec le champ magnétique
- Autres effets (modifications du taux d'ionisation)

Nostradamus: Le radar trans-horizon de l'ONERA

Nostradamus: Le radar trans-horizon de l'ONERA

Nostradamus: Le radar trans-horizon de l'ONERA

Nostradamus: Le radar trans-horizon de l'ONERA

Nostradamus: Le radar trans-horizon de l'ONERA

IMAGER

1000 km x 1000 km

*Ionospheric
Mapping
and
Geocoronal
Experiment
(IMAGER)*

Extreme and Far-Ultraviolet Camera

- 1000 km by 1000 km field of view
- 10 km by 10 km spatial resolution
- 100 second temporal resolution

Conclusion

- Après le tsunami de Sumatra de 2004, un effort mondial dans la mise en place de systèmes d'alerte a été fait
- Systèmes très efficaces pour les tsunamis de l'ampleur de Sumatra....Mais ces systèmes devront rester permanents...
- Apparition de la dimension spatiale
 - Encore une activité de recherche
 - Mais des perspectives importantes pour une surveillance continue
 - Meilleure gestion des « fausses alertes »
 - Meilleure caractérisation des amplitudes en pleine mer
 - Peut être à terme, une capacité pour des tsunamis sismiquement silencieux

Questions

- Amplitude ...
- Longueur d'onde ...
- Atténuation ... des mouvements détectables depuis l'ionosphère.