





L. Métivier

H. Rouby

P. Rebischung

Z. Altamimi

L'EXPLOITATION SCIENTIFIQUE DES TECTONIQUE ET DÉGLACIATIONS

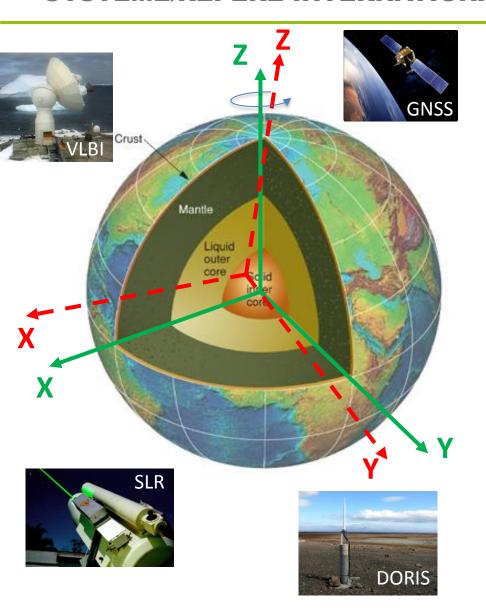
IGN, LAREG, Paris-Diderot University, Paris, France.

#### **PLAN**

- 1. ITRF2014 et vitesses des stations géodésiques.
- 2. Contexte géophysique.
- 3. Vitesses horizontales : tectonique des plaques et GIA.
- 4. Vitesses verticales : GIA et changements climatiques. Une signature propre à l'ITRF2014.
- 5. Conclusions.



#### SYSTÈME/REPÈRE INTERNATIONAL DE RÉFÉRENCE TERRESTRE



#### Le système (ITRS)

Origine : centre des masses

 Évolution temporelle de l'orientation : condition de non rotation globale

Échelle : unités SI

#### Le repère (ITRF)

Réalisation physique du système de référence :

« Etalon » de positions et vitesses de points à la surface de la Terre

 Combinaison de mesures des techniques de géodésie spatiale :

GNSS - SLR - VLBI - DORIS

#### ITRF2014 (Altamimi et al., 2016) : dernière réalisation du système

 Nouveauté : Modélisation des mouvements nonlinéaires des stations

Origine : Satellite Laser Ranging (SLR)

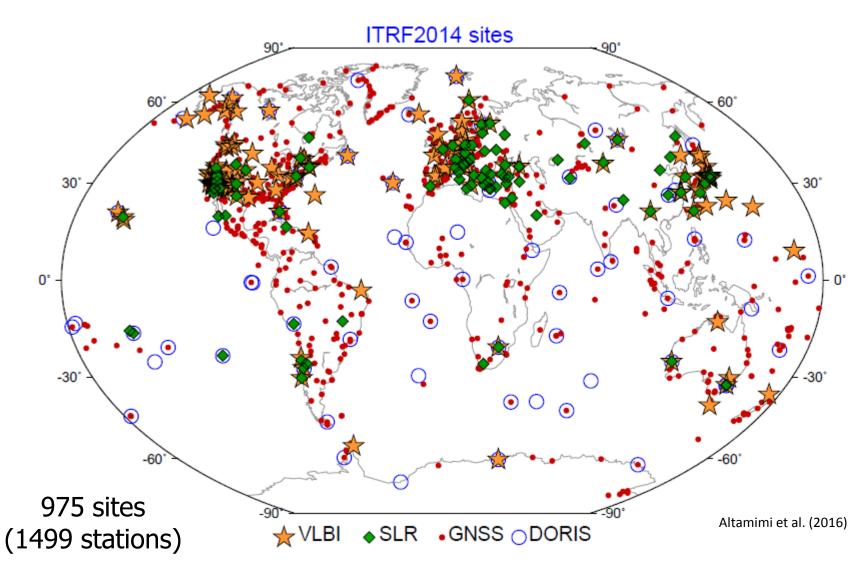
• Echelle: moyenne SLR et VLBI

• Orientation : aligné sur l'ITRF2008

 Précision : qq mms en position et ~1 mm/yr en vitesse

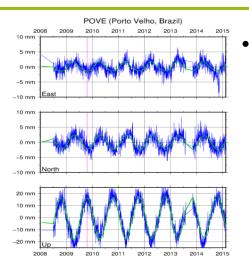


#### INTERNATIONAL TERRESTRIAL REFERENCE FRAME





#### **ITRF2014: MODELLING NON-LINEAR STATION MOTIONS**



Position time series of all stations exhibit periodic signals

**Red Stars: EQ Epicenters (58)** 

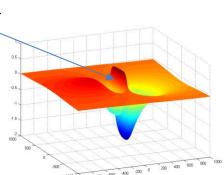
Green circles: ITRF2014 sites (117)

Precisely modeling those components leads to more robust secular frame and site velocities.

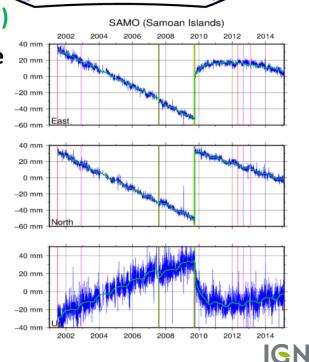
Discontinuity

detection in position
time series (e.g. coseismic modelling;

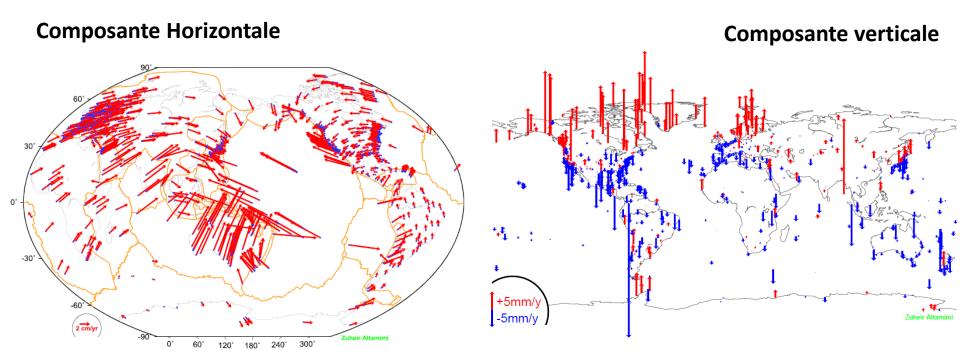
Métivier et al. 2014)



 More than 100 sites are subject to Post-Seismic Deformation due to major earthquakes (Lercier, 2014)



### **ITRF2014 - VITESSES DES STATIONS**





#### **VITESSES « LONG TERMES »**

#### Vitesses de l'ITRF2014, périodes d'analyse :

VLBI: 1980 – 2015, GPS: 1994 – 2015, DORIS: 1993 – 2015.

#### Sources potentielles de vitesses :

Déformations tectoniques



Déformations co- et post-sismiques



Rebond postglaciaire

Réajustement viscoélastique du sol suite à la dernière déglaciation.

(Canada, Scandinavie, Antarctique, Groenland, ...)



Changements climatiques

Réponse de la Terre solide à la fonte des glaces/montée du niveau des mers



 Sources anthropogéniques (pompage des nappes, barrages, etc...)



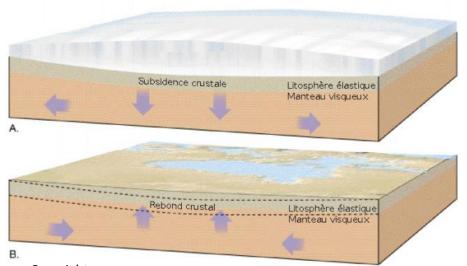
déformations locales

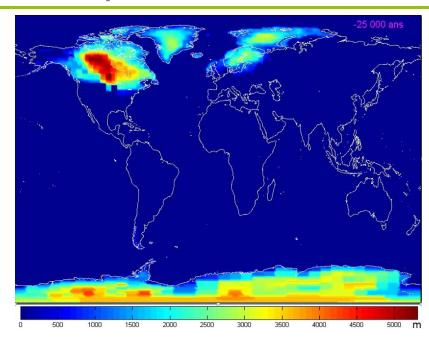


# RÉAJUSTEMENT ISOSTATIQUE POSTGLACIAIRE (GIA: GLACIAL ISOSTATIC ADJUSTMENT)

#### Dernier Maximum Glaciaire (~20 000 ans):

- Hauteurs de glace sur les différentes calottes polaires :
  - Laurentide (Am. Nord): max. 5-6 km
  - Scandinavie (Europe Nord) : max. 3-4 km
  - Antarctique : max. 5 km
  - Groenland: max. 3-4 km
  - Islande, Svalbard, Patagonie : max. 0.5-2 km
- Enfoncement du sol sous les calottes :
  - Laurentide : entre 500m -1km d'enfoncement





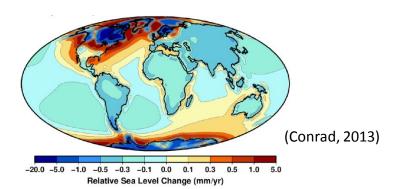
#### Déglaciation :

- Relâchement des contraintes
- Réajustement isostatique du sol
- Déformations gravitoviscoélastiques toujours en cours actuellement

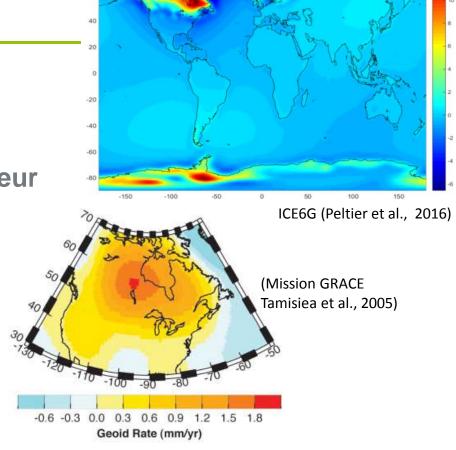


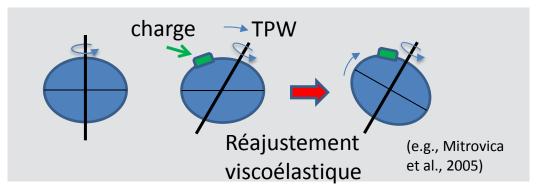
#### **IMPACT ACTUEL DU GIA**

- Remontée viscoélastique du sol
  - max. ~14-20 mm/an
- Perturbations du champ de pesanteur
  - max. ~2-3 mm/an sur le géoïde
- Variations du niveau des mers

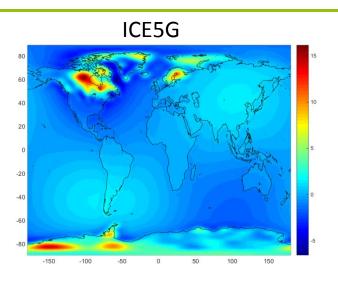


 Perturbation de la rotation et réajustement du bourrelet équatorial (rotational feedback)





### DIFFÉRENTS MODÈLES DE GIA

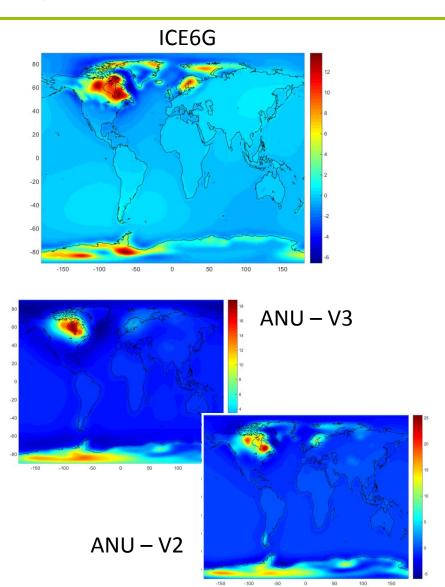




- Trop de glace en Laurentide ouest, pas assez à l'est
- Trop de glace en Antarctique (Whitehouse 2012)
- Rotational feedback 7 fois trop grands (Chambers et al., 2010; Métivier et al., 2012)
   Vitesses tangentielles incohérentes (Argus &
- Peltier, 2010)

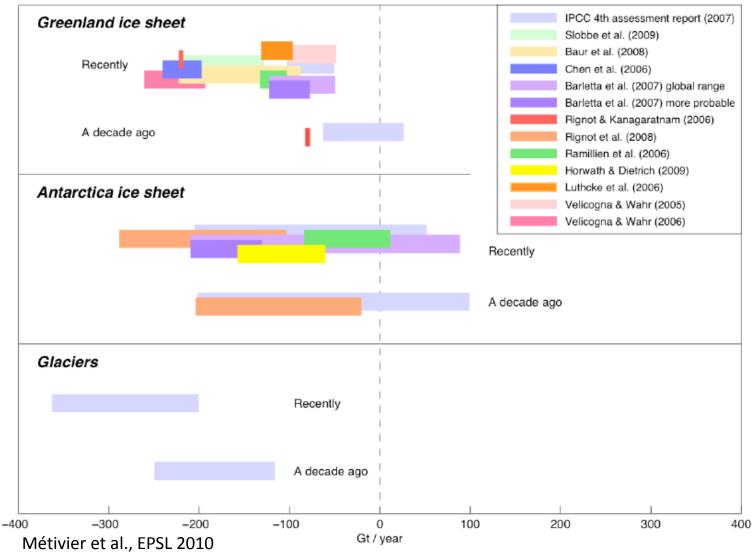
# Modèles alternatifs avec re-détérmination des niveaux de glace : Globaux : ANU (Lambeck et al., 2014) Locaux : BIFROST (Scandinavie), Ivins & James,

- Whitehouse (Antarctique) ....



### **BILAN ACTUEL DES MASSES DE GLACE**





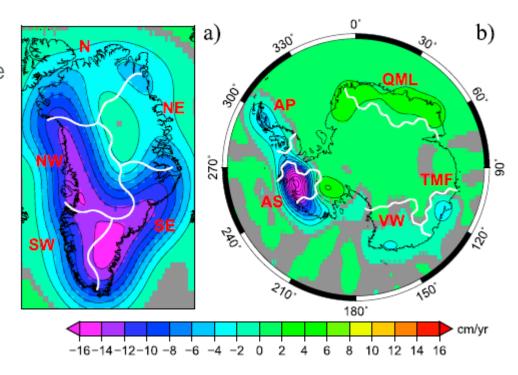


#### **FONTE DES GLACES ACTUELLE**

#### Taux de fonte :

Shepherd et al. (2012) - synthèse et combinaison des observations de gravimétrie spatiale et d'altimétrie satellitaire (~50 auteurs) :

Groenland - 200/-250 Gt/an, Antarctique -50/-100 Gt an.



#### Accélération ?

- Rignot et al. (2011) glaciologie et niveau des mers
- Matsuo et al. (2013) gravimétrie et altimétrie spatiales
- Vélicogna et al. (2014) gravimétrie spatiale

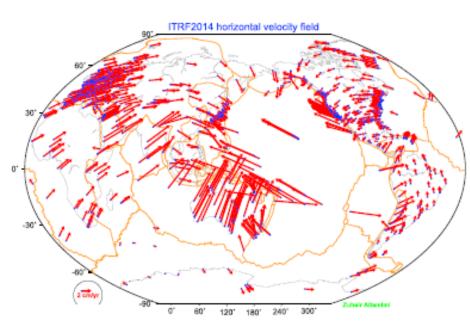


# **VITESSES HORIZONTALES ITRF2014**

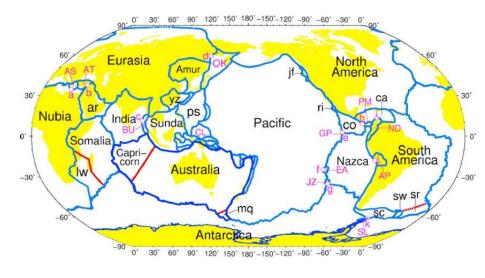


### **VITESSES DES STATIONS DE L'ITRF2014**

#### Vitesses horizontales



Plaques tectoniques Modèle MORVEL56 (Argus et al., 2011)



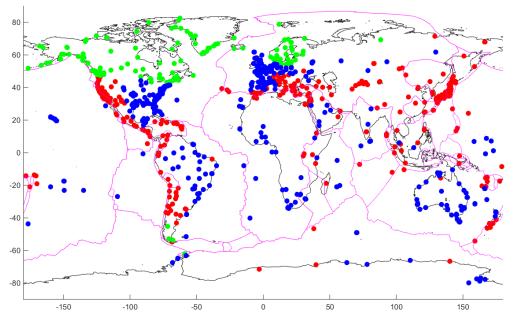
Altamimi et al. (2016)



Estimation précise des pôles de rotation des plaques tectonique



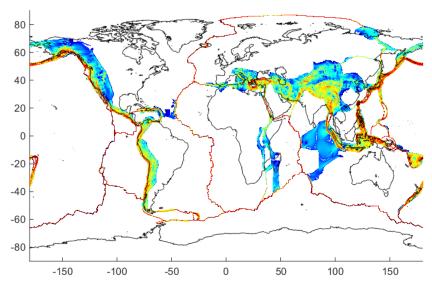
# **SÉLECTION DES STATIONS**



#### Critères de sélection des stations :

- Rouge:
  - Présence de post-sismique évident.
  - Zones de déformation de Kreemer et al.
- Vert :
  - Zones de GIA (selon ICE6G ou ANU).
  - Zones polaires (fonte de glace récente).
- Bleu:
  - Autres stations : Sélection finale

Second invariant du tenseur des déformations de la Lithosphère (Kreemer et al., 2014)



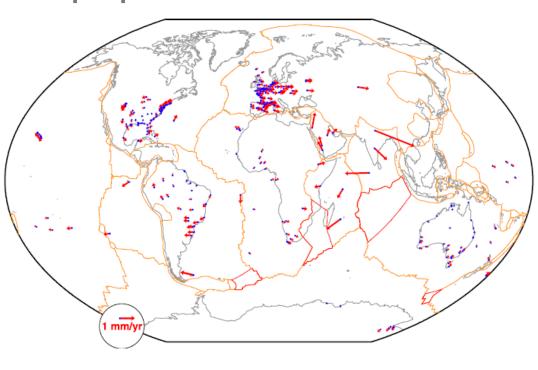
# PÔLES DES PLAQUES TECTONIQUE

Table 1. Absolute plate rotation poles defining ITRF2014-PMM.

						WRMS	
Plate	$NS^a$	$\omega_x$	$\omega_y$	$\omega_z$	ω	E	N
		(mas yr <sup>-1</sup> )			(° Ma <sup>-1</sup> )	(mm yr <sup>-1</sup> )	
ANTA	7	- 0.248	- 0.324	0.675	0.219	0.20	0.16
±		0.004	0.004	0.008	0.002		
ARAB	5	1.154	-0.136	1.444	0.515	0.36	0.43
±		0.020	0.022	0.014	0.006		
AUST	36	1.510	1.182	1.215	0.631	0.24	0.20
$\pm$		0.004	0.004	0.004	0.001		
<b>EURA</b>	97	-0.085	-0.531	0.770	0.261	0.23	0.19
$\pm$		0.004	0.002	0.005	0.001		
INDI	3	1.154	-0.005	1.454	0.516	0.21	0.21
$\pm$		0.027	0.117	0.035	0.012		
NAZC	2	-0.333	-1.544	1.623	0.629	0.13	0.19
$\pm$		0.006	0.015	0.007	0.002		
NOAM	72	0.024	-0.694	-0.063	0.194	0.23	0.28
$\pm$		0.002	0.005	0.004	0.001		
NUBI	24	0.099	-0.614	0.733	0.267	0.28	0.36
$\pm$		0.004	0.003	0.003	0.001		
PCFC	18	-0.409	1.047	-2.169	0.679	0.36	0.31
±		0.003	0.004	0.004	0.001		
SOAM	30	-0.270	-0.301	-0.140	0.119	0.34	0.35
$\pm$		0.006	0.006	0.003	0.001		
SOMA	3	-0.121	-0.794	0.884	0.332	0.32	0.30
$\pm$		0.035	0.034	0.008	0.008		
ITRF2014-PMM overall fit						0.26	0.26
a Nt1	C 14						

<sup>&</sup>lt;sup>a</sup> Number of sites.

 Comparaison entre modèles de plaques ITRF2014 et ITRF2008



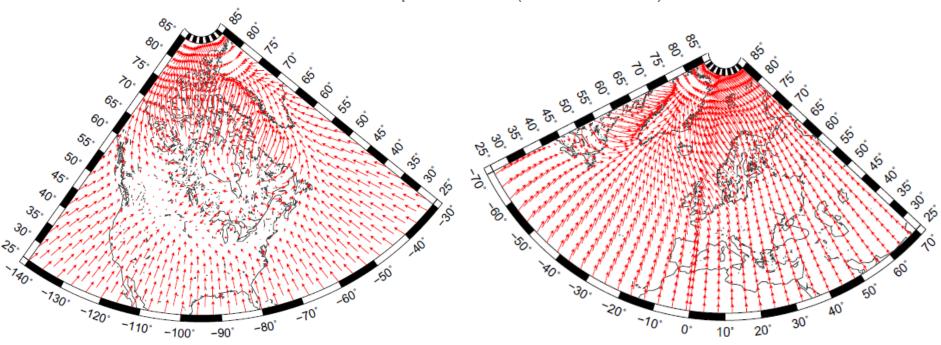
(Altamimi et al., GJI 2017)



### **IMPACT DU REBOND POSTGLACIAIRE**

### L'impact du GIA est largement sous-estimé :

Vitesses horizontales induites par le GIA (modèle ANU)

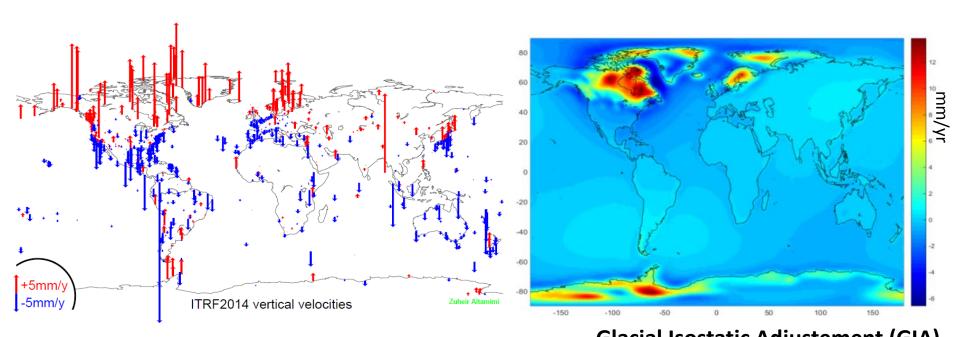




# **VITESSES VERTICALES ITRF2014**



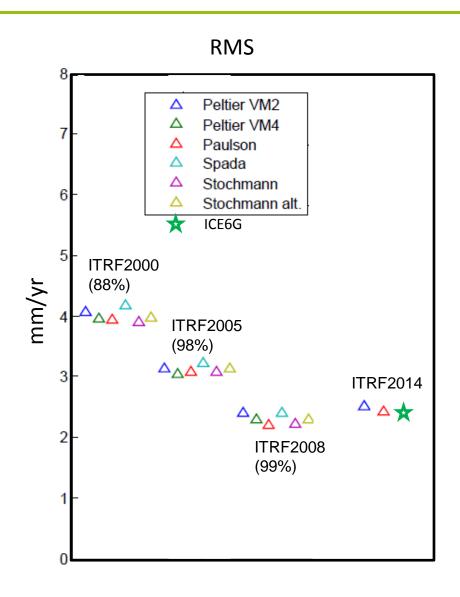
### **ITRF2014 - VITESSE VERTICALE DES STATIONS**



Glacial Isostatic Adjustement (GIA) (e.g. ICE-6G model; Peltier et al., 2016)



# EVALUATION DES SOLUTIONS ITRF : VITESSES VERTICALES GIA



- Les vitesses verticales GNSS ITRF sont comparées aux prédictions GIA sur les réseaux ITRF.
- Les solutions ITRF sont de plus en plus cohérentes avec les modèles GIA avec le temps.

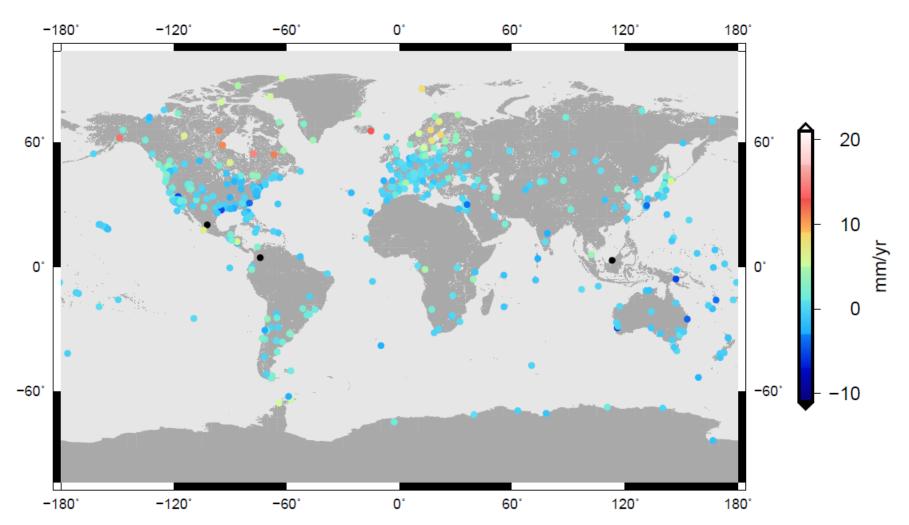
NB: Exclusion des stations avec une précision supérieure à 1 mm/an ou présentant des déformations postsismiques (entre parenthèses: % des stations du réseau gardées)

... Excepté l'ITRF2014!



## **COHÉRENCE DES VITESSES VERTICALES: ITRF2008**

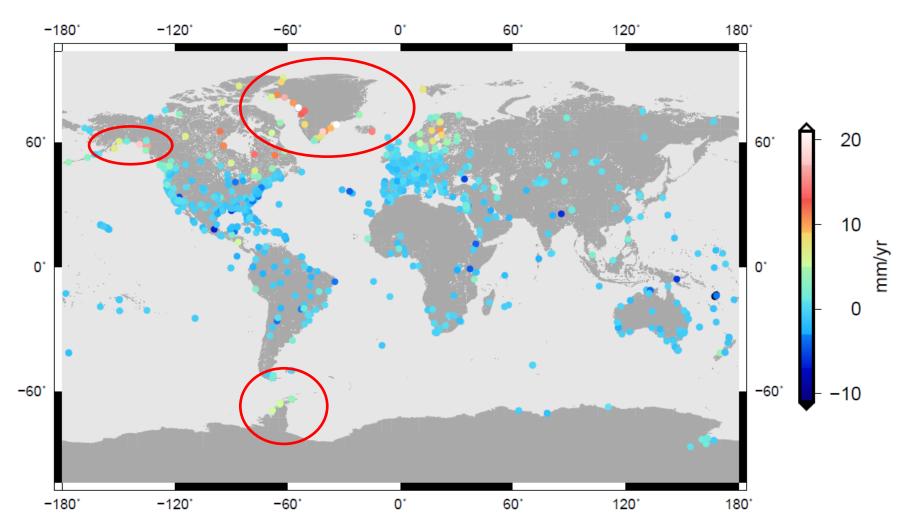
#### ITRF2008-GNSS vertical velocities





# **COHÉRENCE DES VITESSES VERTICALES: ITRF2014**

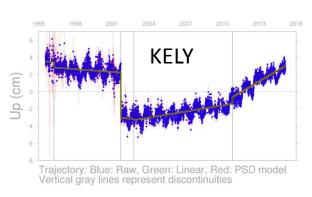
#### ITRF2014-GNSS vertical velocities

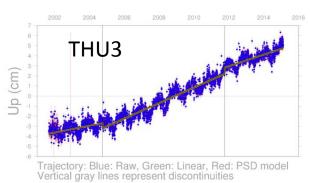


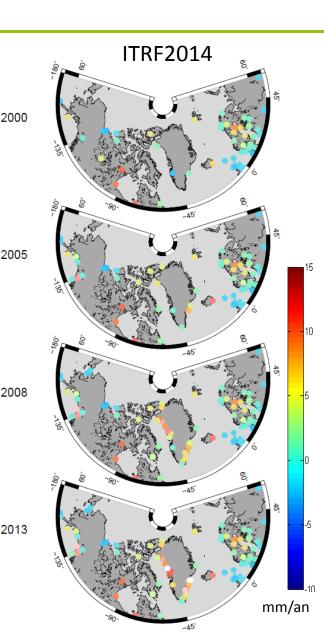


### **ITRF2014: PARTICULARITÉ**

- A la différence des solutions précédentes, l'ITRF2014 présente un signal fort sur le Groenland, l'Alaska et la péninsule Antarctique.
  - Déglaciation actuelle
- Groenland (Alaska, Antarctique):
  - Nombreuses nouvelles stations
  - Non-linéarités : discontinuités de vitesse







#### **GLOBAL SOLID EARTH FIGURE**

Vertical velocities 
$$v_r(\theta,\lambda,t) = \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{n} \dot{C}_{nm}(t) \, Y^c_{nm}(\theta,\lambda) + \dot{S}_{nm}(t) \, Y^s_{nm}(\theta,\lambda) \qquad (\text{SH}) \, \text{functions}$$
 
$$(\theta,\lambda) \, \text{Colatitude, Longitude}$$

Spherical Harmonic Coefficients (SHC) rates of degree 1 and 2 of the solid Earth figure:

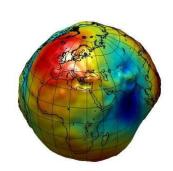
$$(\dot{C}_{10}, \dot{C}_{11}, \dot{S}_{11})$$
 Geocenter motions (CF w.r.t. CM) along (Z, X, Y) axes

 $\hat{m{C}}_{m{20}}$  Solid Earth ellipticity

 $(\dot{C}_{21}, \dot{S}_{21})$  Rotations

 $(\dot{\mathcal{C}}_{22},\dot{\mathcal{S}}_{22})$  Triaxiality

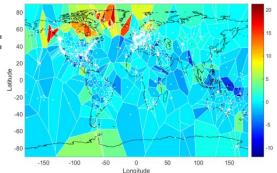
 $\dot{J}_2$  Geoid ellipticity



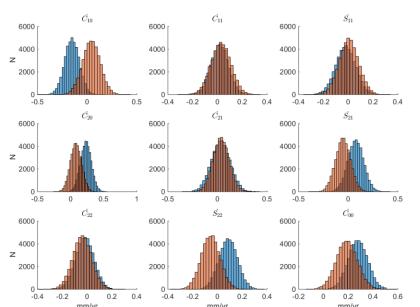


# **MÉTHODES DE RÉSOLUTION**

- Plusieurs méthode testées pour limiter l'aliasing :
  - Moindre carré
  - Transformée de Legendre sur diagramme de Voronoï



- Evaluation des Méthodes et estimation des biais/erreurs réalistes :
  - Près de 50 000 modèles synthétiques testés combinant modèles de GIA et modèles de fonte des glaces actuelle.



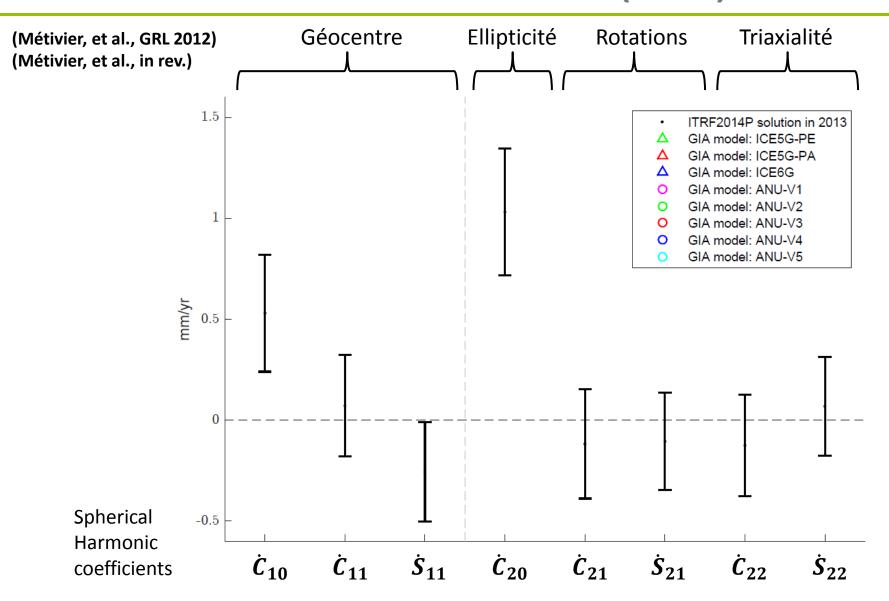
Bleu: Least Square Inversion

Rouge: Direct Legendre Transform

Biais et dispersions des résidus (ex. ICE6G)

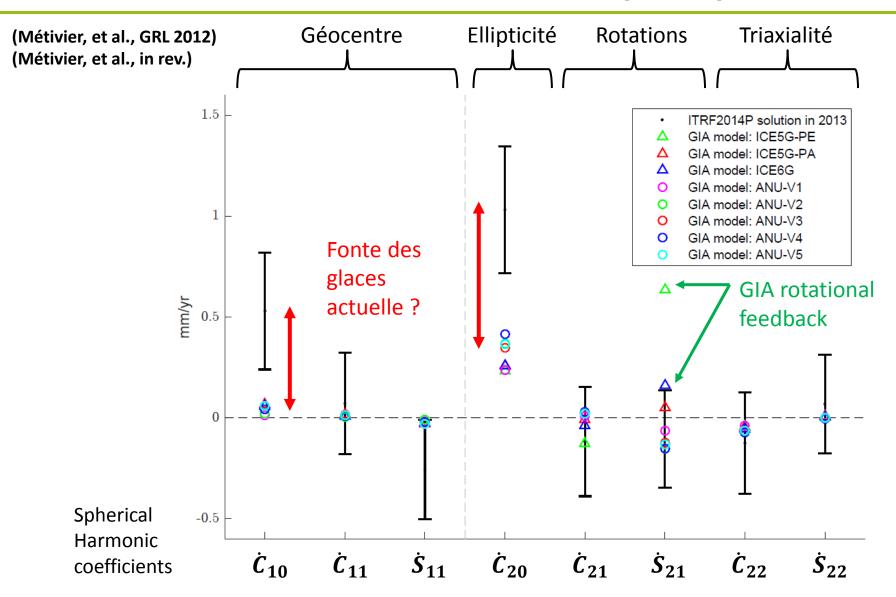


# **RÉSULTATS: COEFFICIENTS HS (2013)**

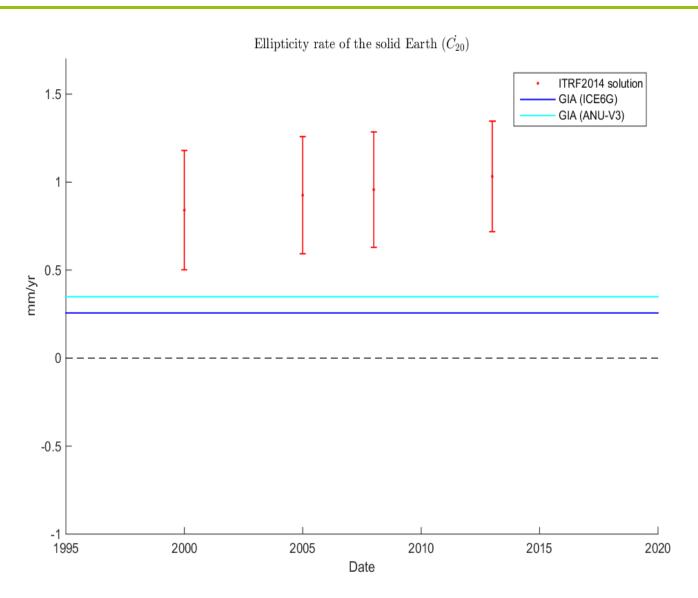




# **RÉSULTATS: COEFFICIENTS HS (2013)**



# VARIATIONS D'ELLIPTICITÉ DE LA TERRE SOLIDE





### **MOUVEMENTS DU GÉOCENTRE ET VARIATIONS DU J2**

#### Problèmes :

- Mouvements de géocentre : il nous faudrait les vitesses horizontales corrigées de la tectonique des plaques.
- Variations du J2 (ellipticité du géoïde) : ne peuvent être déduites du C20 sans considérations rhéologiques.

#### Méthode :

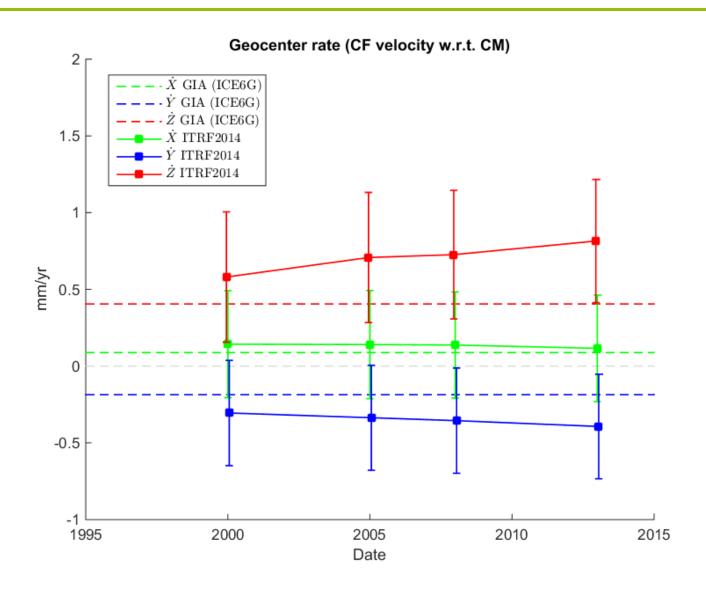
- 1. Considérant un modèle GIA donné,
- 2. Supposant que les différences de coefficients HS avec le GIA sont dues à la fonte des glaces actuelle,
- 3. Supposant classiquement que les déformations due à la fonte actuelle sont élastiques,



On peut alors estimer le mouvement du géocentre et les variations de J2 à partir de l'ITRF2014



# **MOUVEMENTS DU GÉOCENTRE**

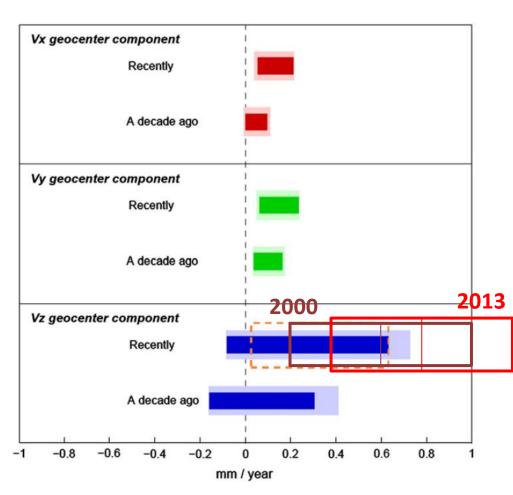




## DIFFÉRENTES ESTIMATIONS DU MOUVEMENT DU GÉOCENTRE

- Wu et al. (2011): mouvement du géocentre ~0.5 mm/an (composante Z)
- Métivier et al. (2010) : modélisation géophysique (figure).
- ITRF2014 : mouvement du géocentre de 0.92 ± 0.50 mm/an en 2013.
- Evolution temporelle (composante Z) :

2000 : 0.6 ± 0.4 mm/an
2013 : 0.8 ± 0.4 mm/an

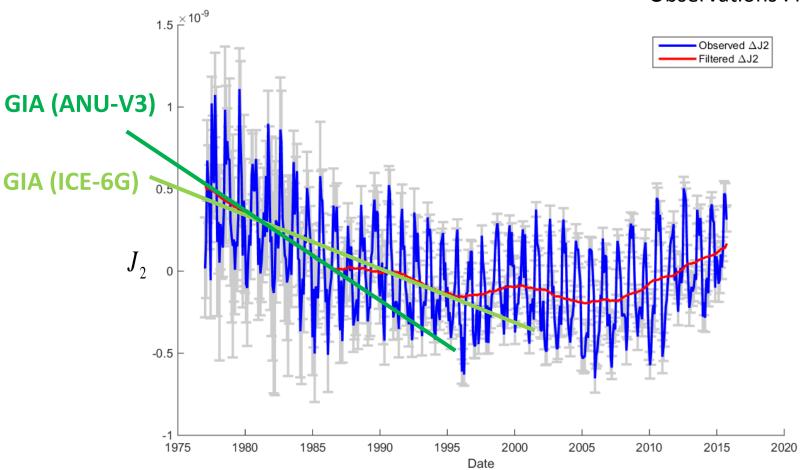


Métivier et al. (2010, 2011)

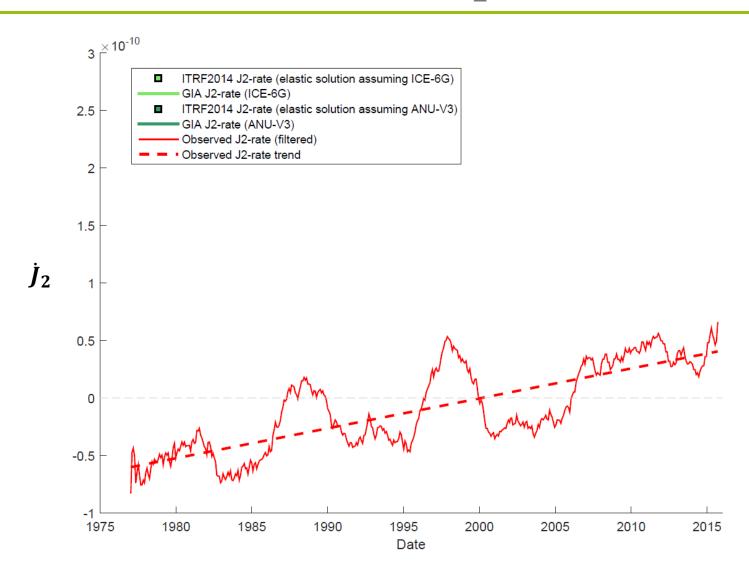


# ANOMALIES DU J2 (ELLIPTICITÉ DU GÉOÏDE)

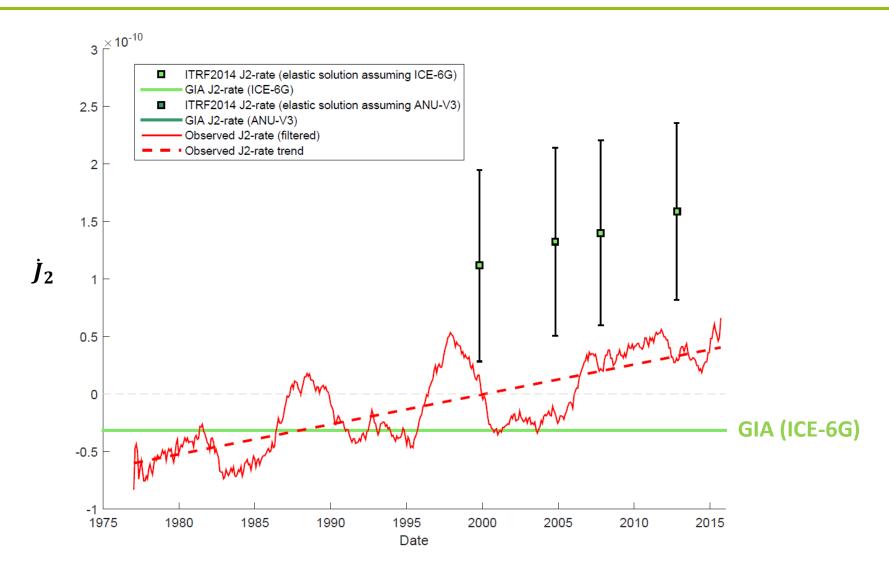




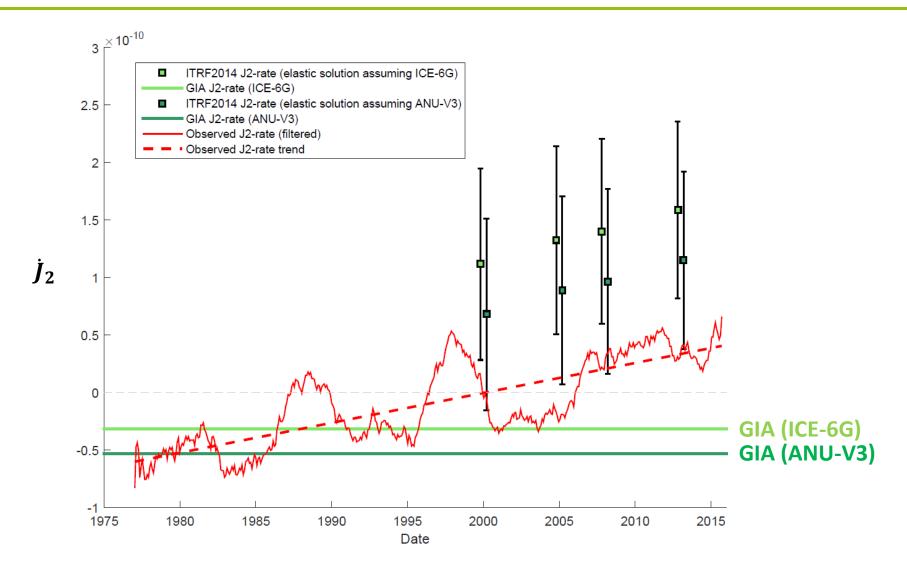




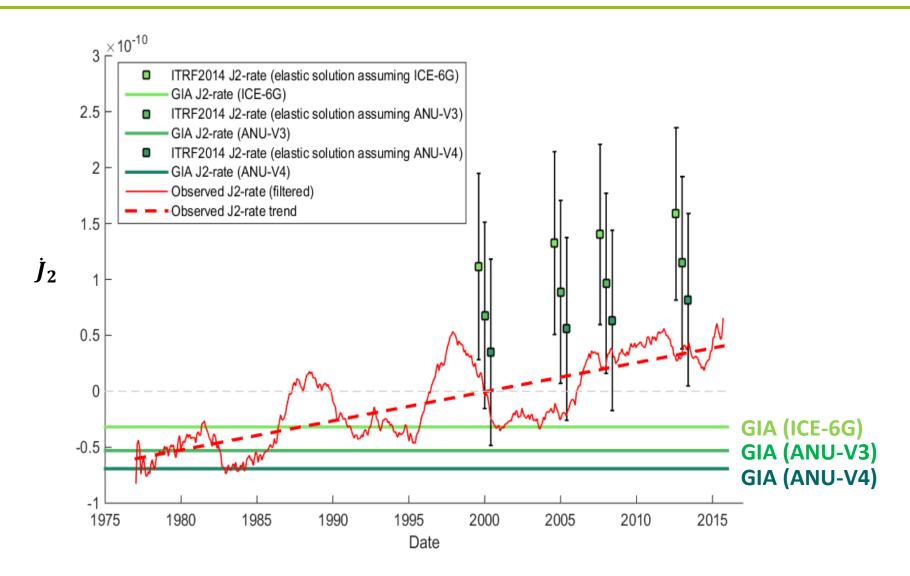






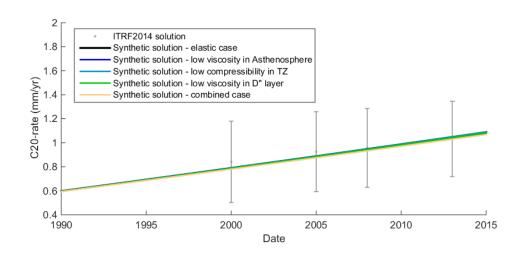


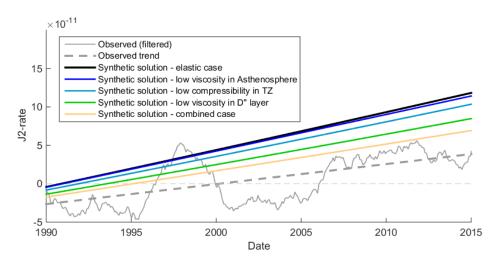






# ÉLASTICITÉ VS VISCO-ÉLASTICITÉ





- Introduire un peu de viscoélasticité permet de diminue le taux de J2.
- Mais cela ne peut expliquer la totalité des écarts observés. Ce qui manque est probablement dû à la modélisation du GIA.



#### CONCLUSIONS

#### ITRF2014 – vitesses des stations :

- Solution précise qui évolue dans le temps au niveau des calottes polaires.
- Particularité : signature climatique sans précédent dans les vitesses verticales (fonte des glaces actuelle).
- Comment séparer l'impact de la tectonique, du GIA et des changements climatiques actuels ?

#### Vitesses horizontales :

- Nouveau modèle de tectonique des plaques (Altamimi et al., GJI 2017).
- Impact du GIA mésestimé et potentiellement fort.

#### Vitesses verticales :

- Variations de figure de la Terre induites par le GIA et la fonte des glaces actuelle.
- La solution ITRF2014 tend à corroborer l'accélération de la fonte des glaces.
- Notre solution surestime le taux de J2, probablement parce que l'on néglige la relaxation visqueuse et/ou que les modèles GIA sont imprécis.



# **MERCI**



## ÉLASTICITÉ VS VISCO-ÉLASTICITÉ

#### Vitesses verticales:

$$\mathbf{v}_{r}(\theta,\lambda,t) = \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{n} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{n} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{n} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

$$= \frac{1}{g_{0}} \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{\infty} \sum_{i=c/s} \left( h_{n}^{E} V_{nm}^{ice}(t) + h_{n}^{V}(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) \mathbf{Y}^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

Perturbations du potentiel de gravité :

$$\phi(\theta, \lambda, t) = \sum_{n=0}^{+\infty} \sum_{m=0}^{n} \sum_{i=c/s} \left( \left( 1 + k_n^E \right) V_{nm}^{ice}(t) + k_n^V(t) * V_{nm}^{ice}(t) \right) Y_{nm}^i(\theta, \lambda)$$
Elasticity
$$> 0$$
Viscous relaxation
$$< 0$$

Nombres de Love :

$$h_n^E, k_n^E, h_n^V(t), k_n^V(t)$$

Potentiel charge glace:

$$V_{nm}^{ice}(t)$$

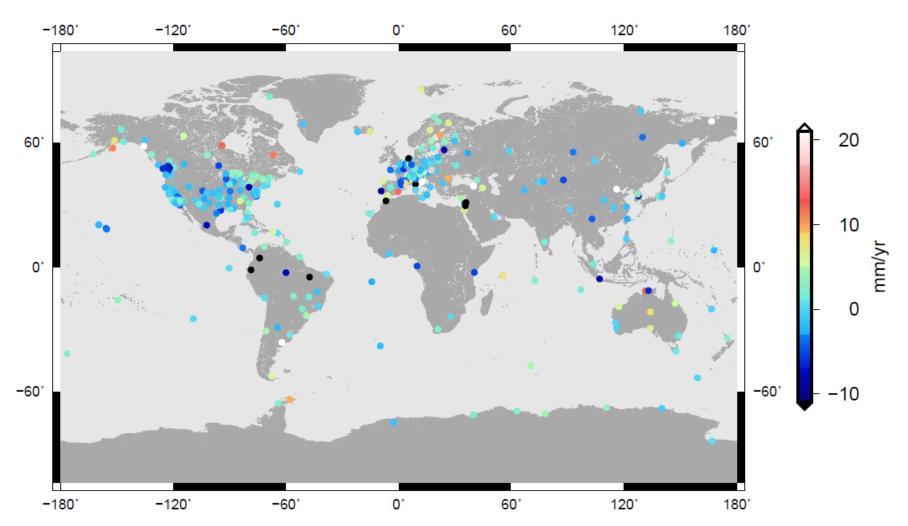
Harmonique sphérique :

$$Y^{i}_{nm}(\theta,\lambda)$$

Adding viscous relaxations in RIM deformations would increase solid Earth vertical motions and the  $C_{20}$  coefficient, but decrease gravitational potential perturbations and the J2-rate.

### **VERTICAL VELOCITIES: ITRF2000**

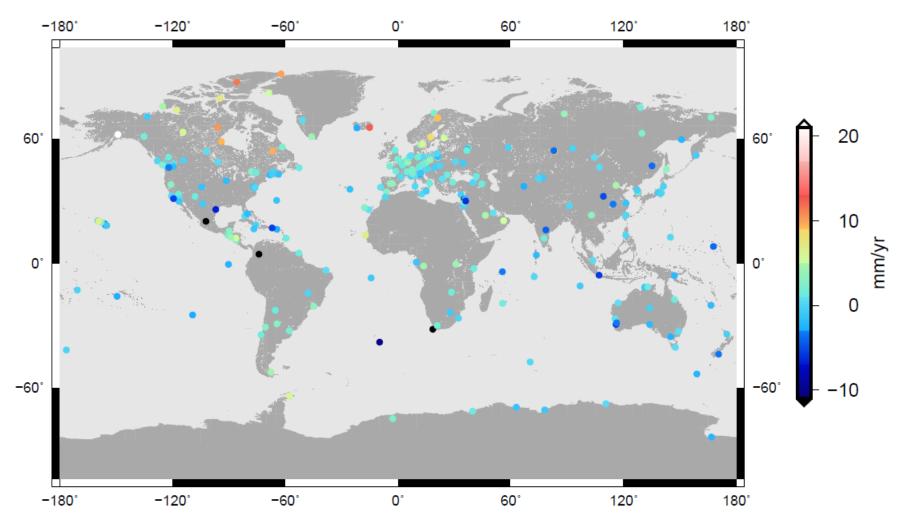
#### ITRF2000-GNSS vertical velocities





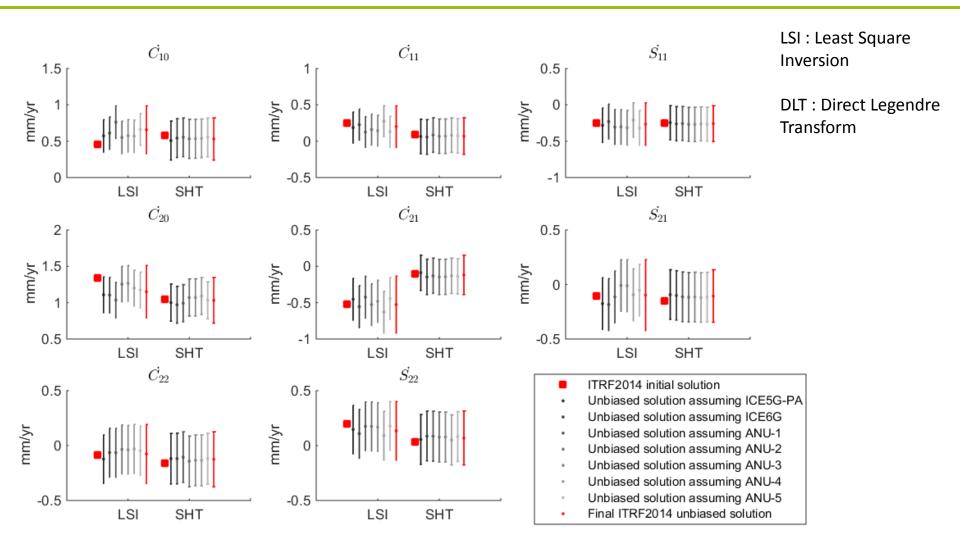
### **VERTICAL VELOCITIES: ITRF2005**

### ITRF2005-GNSS vertical velocities



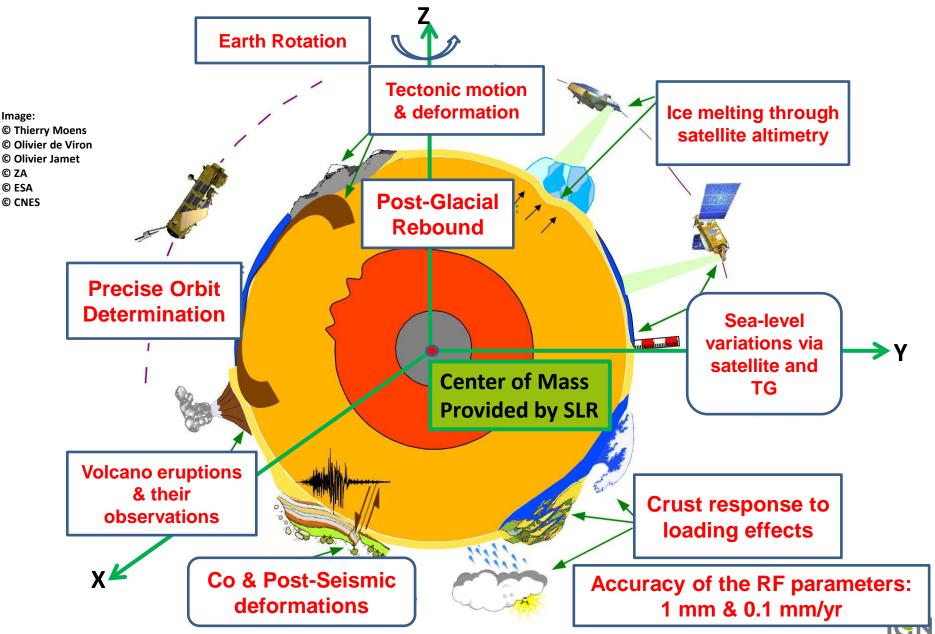


### **« UNBIASED » SOLUTIONS**

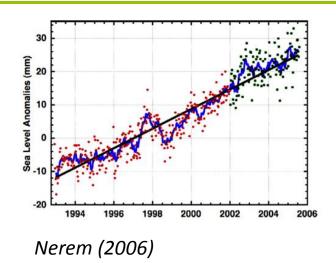




### THE ITRF & EARTH SCIENCE APPLICATIONS



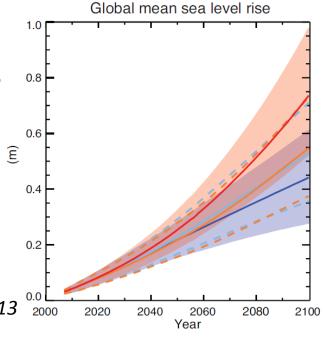
#### **VARIATIONS DU NIVEAU DES MERS**



# Elévation moyenne du niveau des océans :

3,0-3,5 mm/an (Altimétrie satellitaire)

IPCC Climate Change 2013

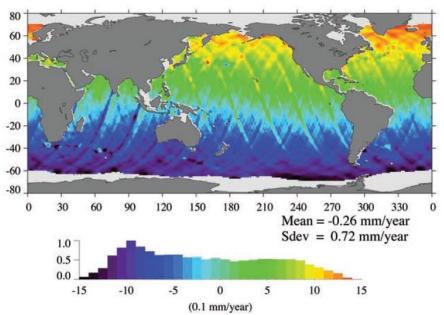


### Erreur due au référencement :

Une erreur de 2 mm/an le long de l'axe Z ==> erreur dans les mesures d'altimétrie satellitaire :

~0.5 mm/an sur le niveau moyen des mers~2 mm/an sur les variations régionales du niveau des mers

Objectifs: 1 mm & 0.1 mm/an



Beckley et al. (2007)

