



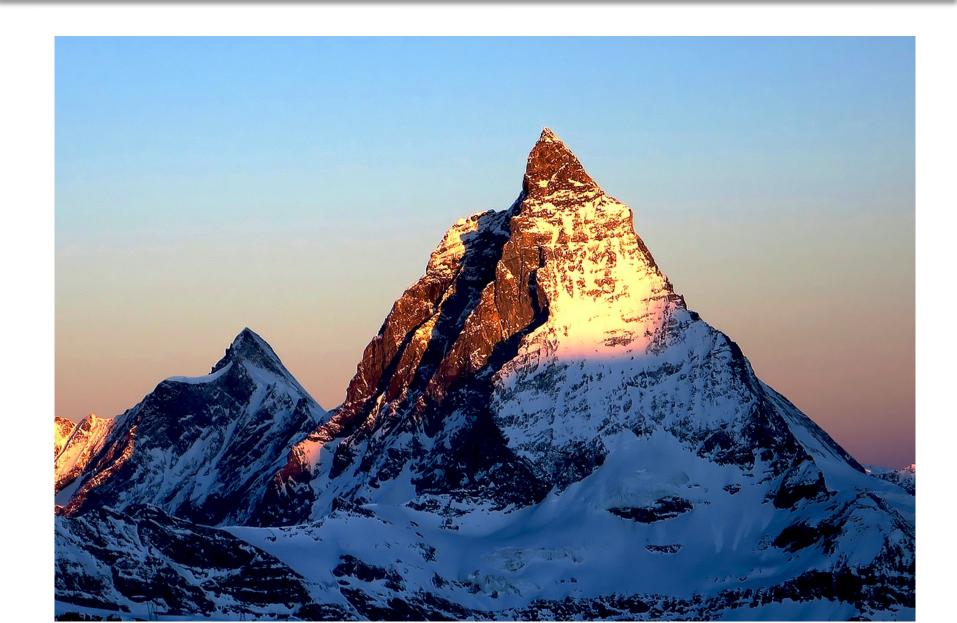


# Points de bascule du système climatique

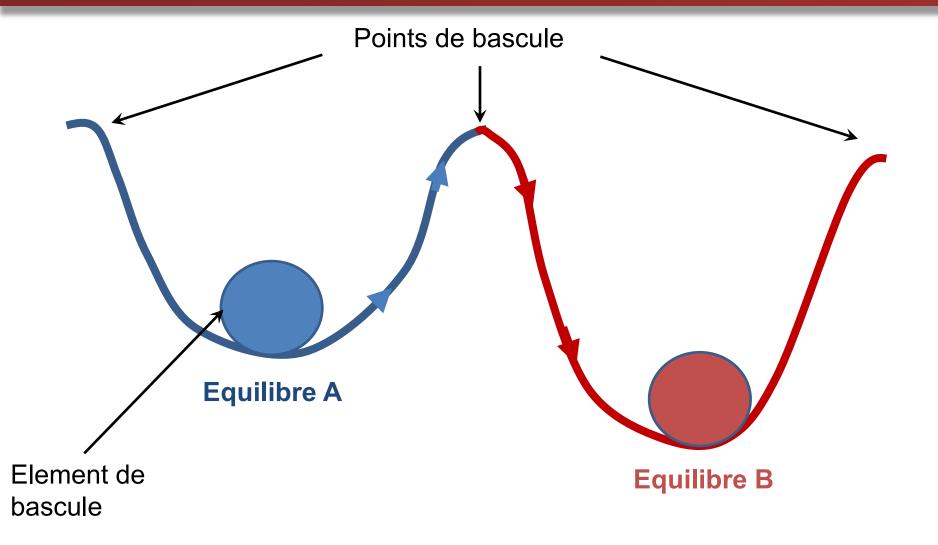
**Didier Swingedouw** 



# Qu'est ce qu'un point de bascule ?



#### Qu'est ce qu'un point de bascule ?

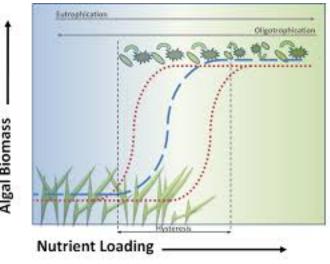


Lenton et al. (2008): Le terme "point de bascule" se réfère à un seuil critique au delà duquel une petite perturbation peut modifier qualitativement l'état d'un système.

#### Exemples de systèmes dynamiques

- Certains lacs aux conditions de forçage très proches peuvent être ou non eutrophisés
- Marten Scheffer a pu expliquer cela grâce à la notion de point de bascule appliqué à cet écosystème particulier
- Il existe d'autres exemples dans des modèles mathématiques très simples
- Ces instabilités viennent de l'exemple de non-linéarité et de rétroactions positives
- Ils amènent de irréversibilités





#### Le modèle de Lorenz

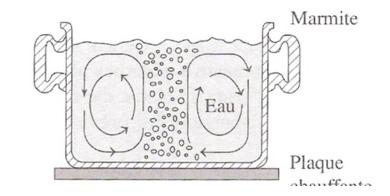
#### Deterministic Nonperiodic Flow<sup>1</sup>

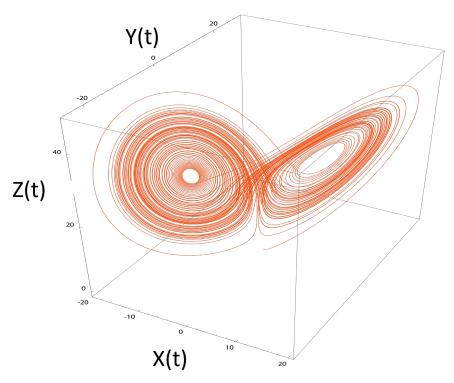
EDWARD N. LORENZ

Massachusetts Institute of Technology
(Manuscript received 18 November 1962, in revised form 7 January 1963)

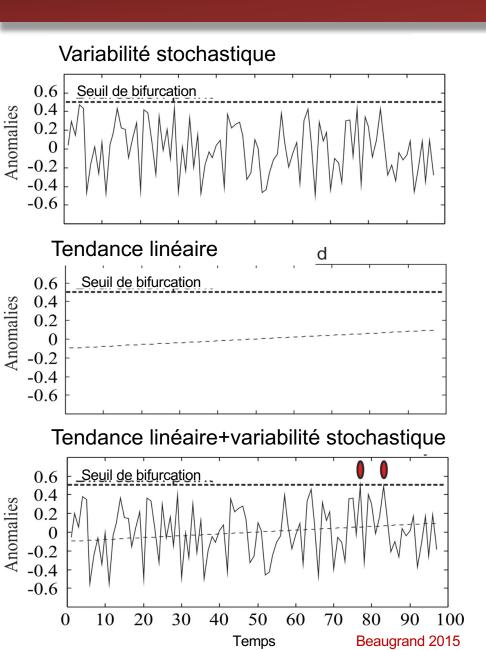
- Convection de Rayleigh-Bernard
  - X(t) est la vitesse de montée
  - Y(t) le gradient de T horizontal
  - Z(t) est le gradient de T vertical

$$\begin{cases} \frac{\mathrm{d}x(t)}{\mathrm{d}t} = \sigma\big(y(t) - x(t)\big) \\ \frac{\mathrm{d}y(t)}{\mathrm{d}t} = \rho \, x(t) - y(t) - x(t) \, z(t) \\ \frac{\mathrm{d}z(t)}{\mathrm{d}t} = x(t) \, y(t) - \beta \, z(t) \end{cases}$$



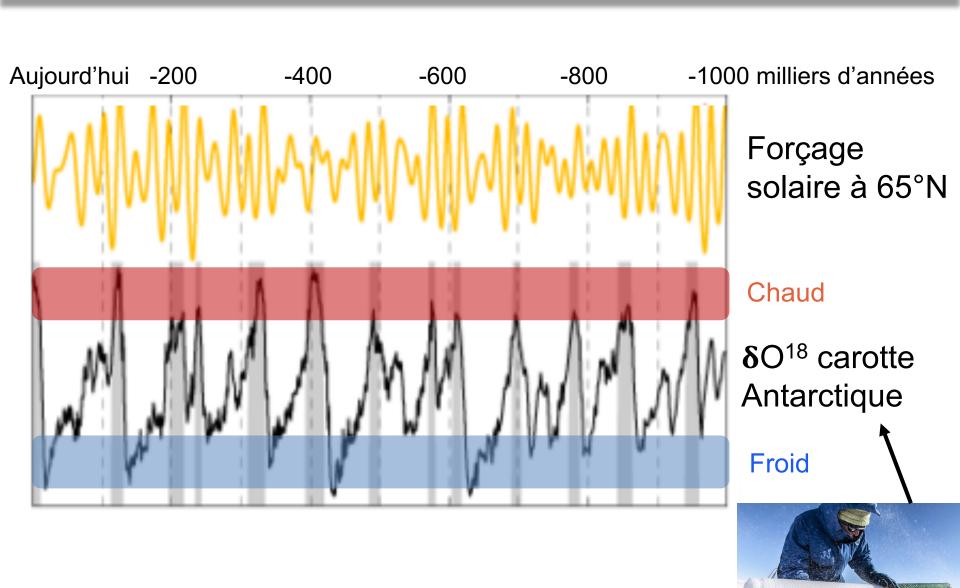


#### Diagramme de phase

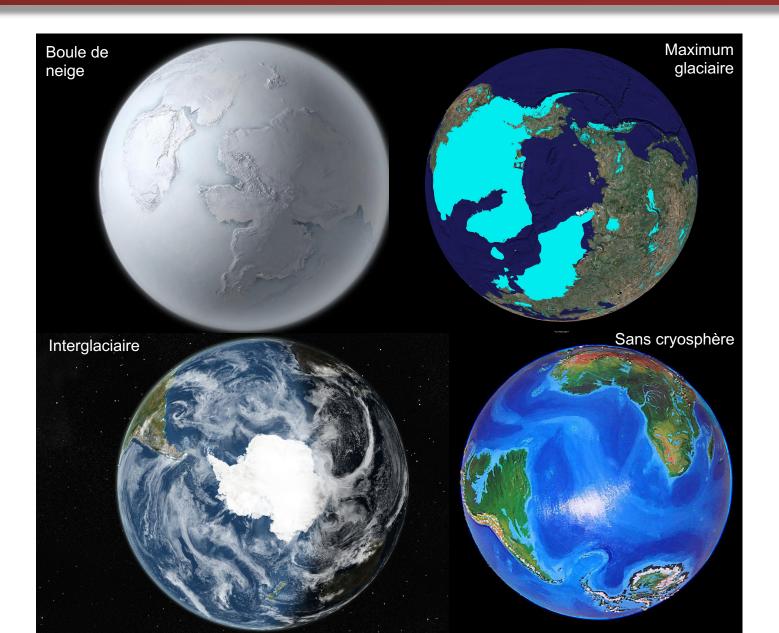




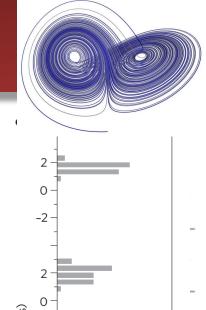
#### Variabilité du système climatique

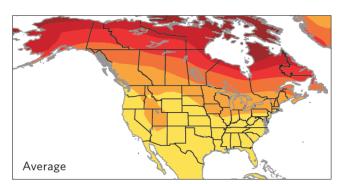


# Plusieurs états stables du climat planétaire

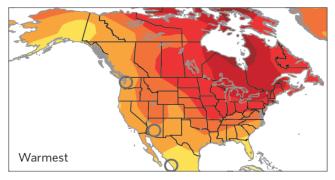


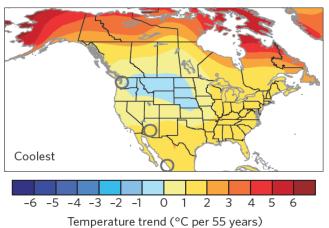
# Changement climatique

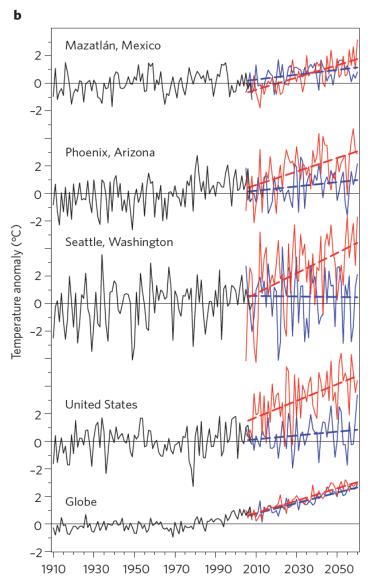




a

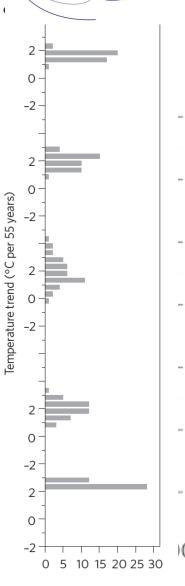






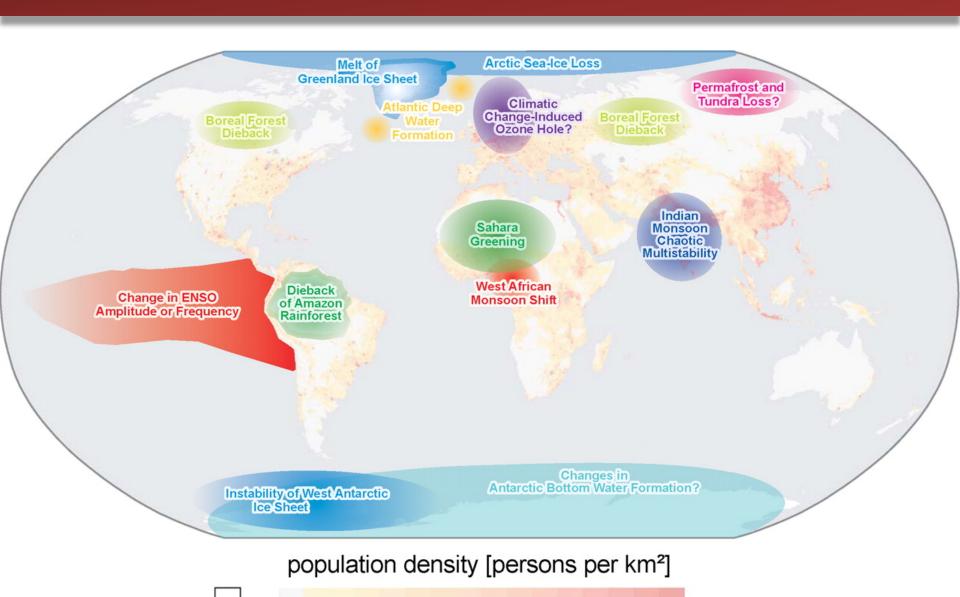
Year

Deser et al. 2012



Number of model runs

# Points de bascule du système climatique



100

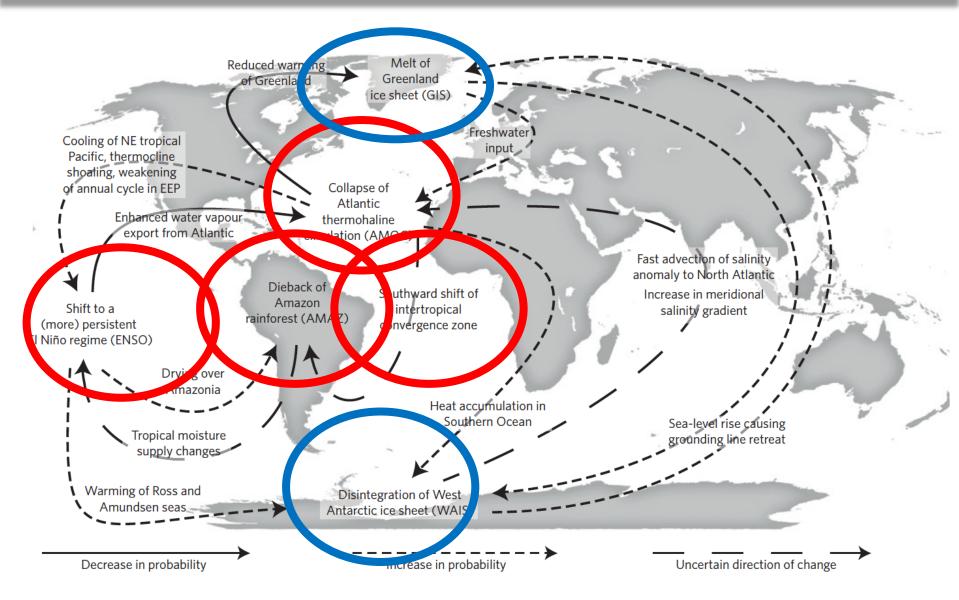
no data

300 400

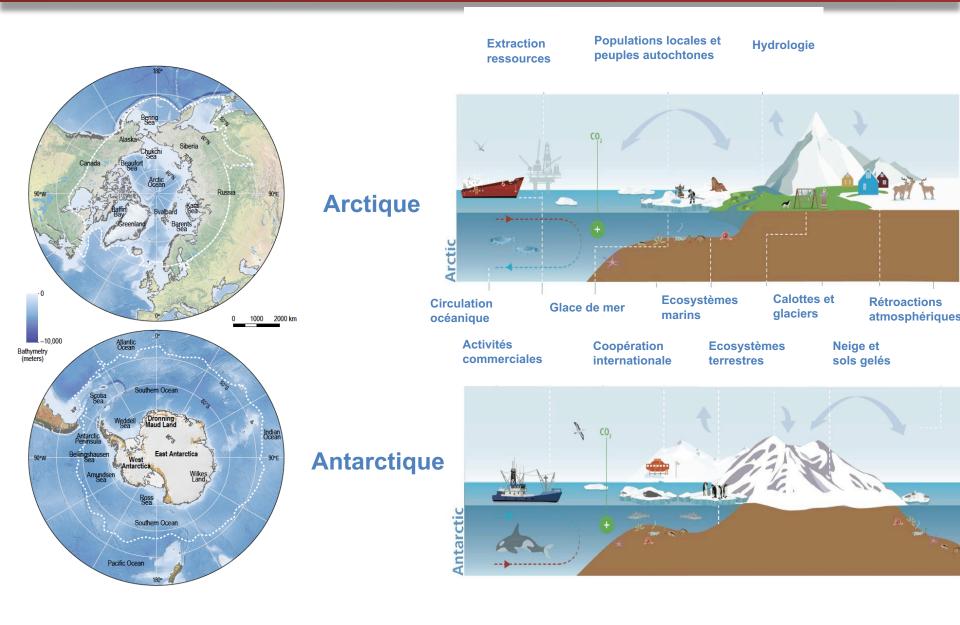
1000

Lenton et al. (2008)

# Cascade de points de bascule

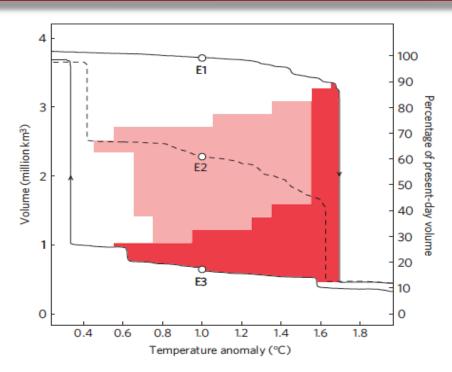


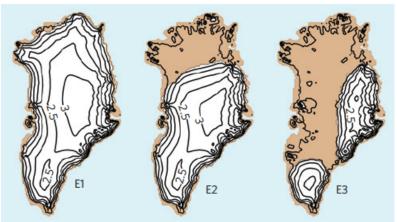
# Calottes de glace



#### Groenland

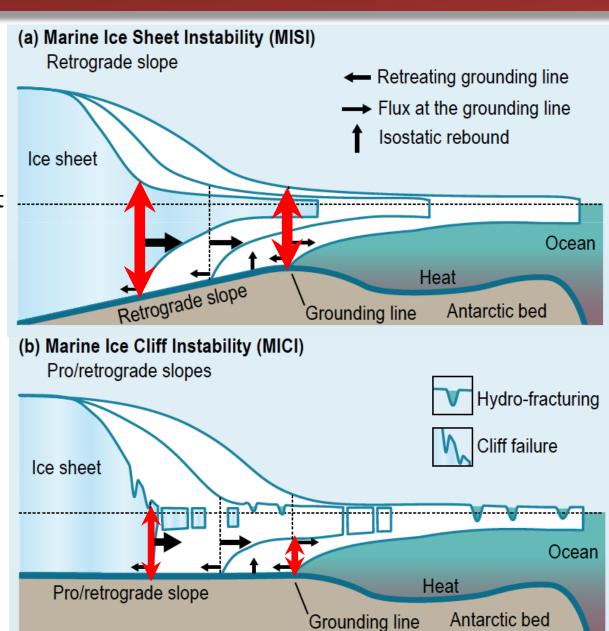
- Accumulation de la neige en altitude
- Fonte sur les marges en été
- Vélage iceberg lié à l'écoulement
- Rétroactions positives en réponse à une augmentation de température estivale:
  - Élévation (moins on est haut, plus il faut chaud)
  - Albedo
- Plusieurs états stables et un risque de fonte massive dès 2°C de réchauffement
- Temps de fonte difficile à estimer, mais a priori centaine à milliers d'années.



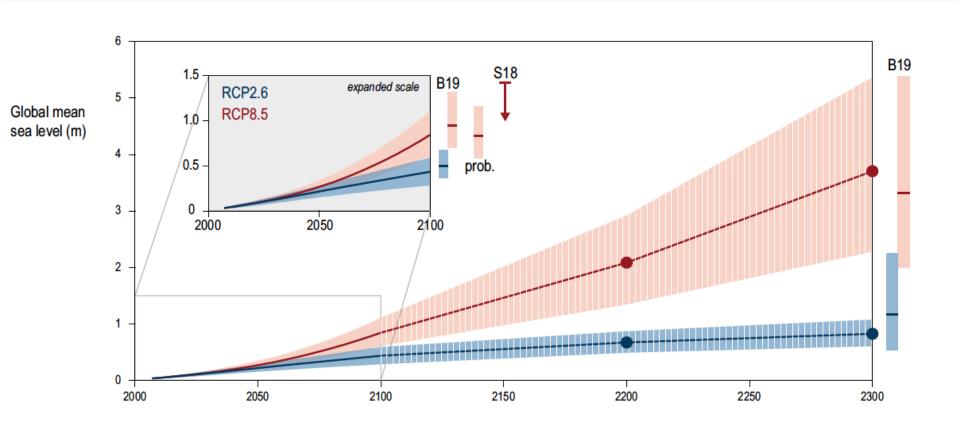


#### **Antarctique**

- Accumulation quasiment partout
- Perte masse principalement par vélage iceberg lié à l'écoulement
- Fonte basale importante
- Rétroactions positives :
  - Instabilité des calottes marimes (posé sous le niveau marin)
  - Instabilité liée aux falaises de glace

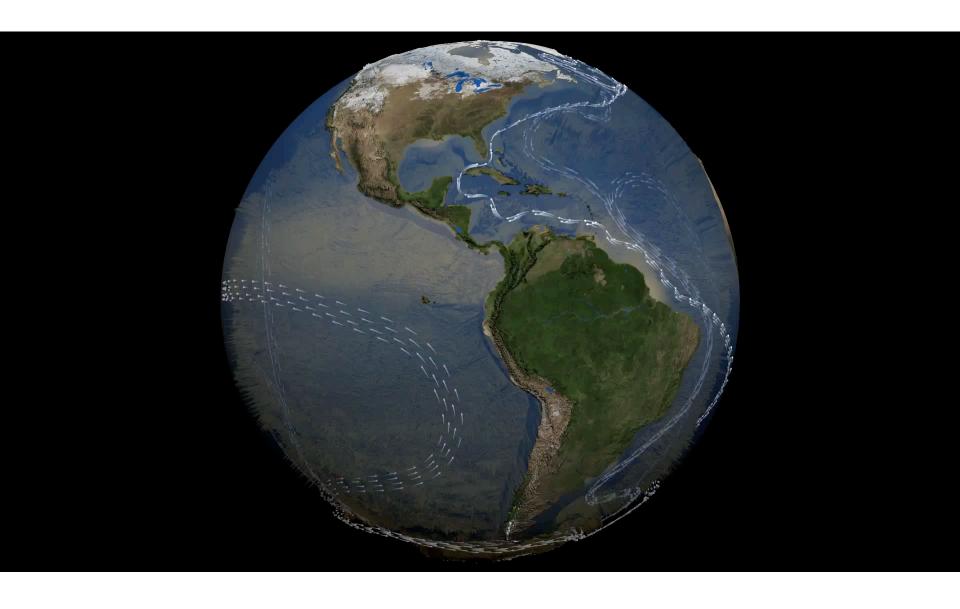


#### Impact sur le niveau marin



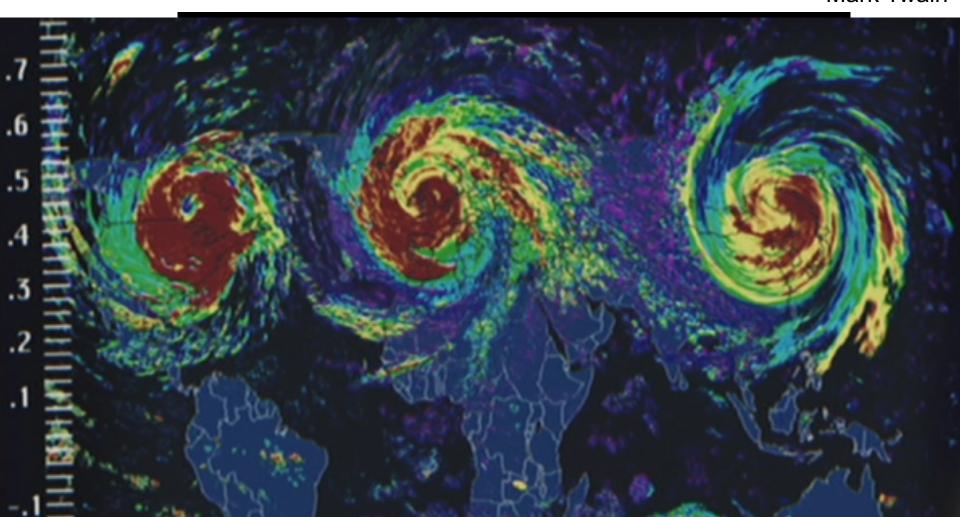
- Plus de 600 millions d'habitants vivent sur des littoraux peu élevés
- De nombreuses villes très vulnérables (New York, Alexandrie, Miami...)

#### Circulation de retournement en Atlantique Nord

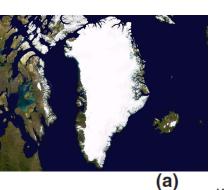


#### Un coup de froid sur l'Atlantique Nord?

« L'art de la prophétie est extrêmement difficile surtout en ce qui concerne l'avenir » Mark Twain



#### Variabilité climatique rapide

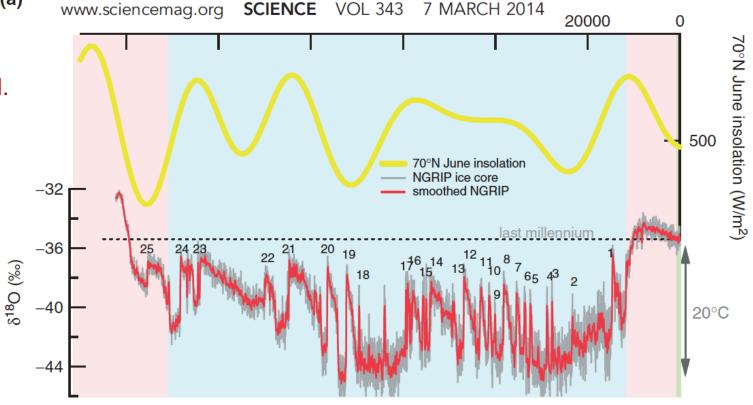


#### Rapid Reductions in North Atlantic Deep Water During the Peak of the Last Interglacial Period

Eirik Vinje Galaasen, 1\* Ulysses S. Ninnemann, 1,2 Nil Irvalı, Helga (Kikki) F. Kleiven, 1,2 Yair Rosenthal, Catherine Kissel, David A. Hodell

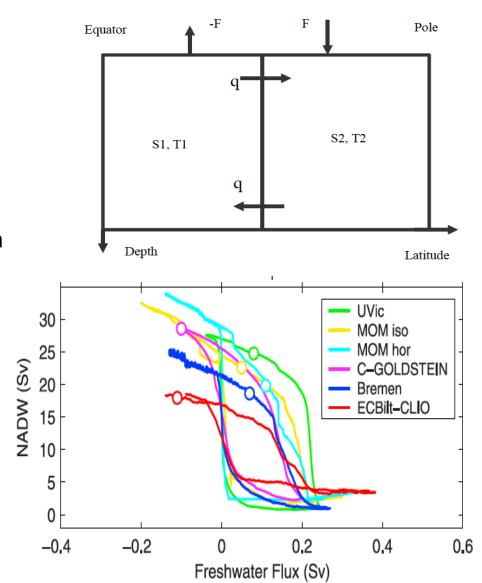


Masson-Delmotte et al. 2012

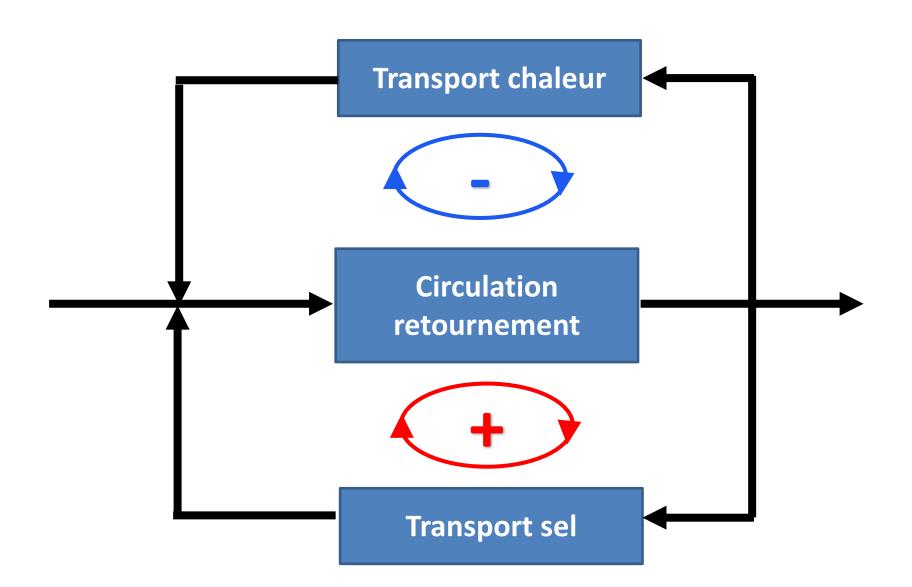


#### Non linéarité de la circulation océanique

- Modèle de Stommel (1961)
- Transport de volume entre l'équateur et un pôle proportionnel au gradient de densité
- Bilan de salinité amène à une équation non-linéaire en transport
- 2 solutions possibles pour un même forçage en eau douce
- Vrai dans des modèles de climat plus complexes (Rahmstorf et al. 2005, Hawkins 2011, ...)



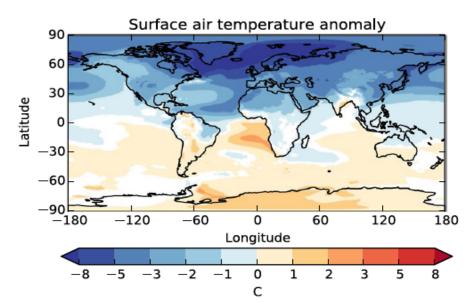
#### Rétroaction positive

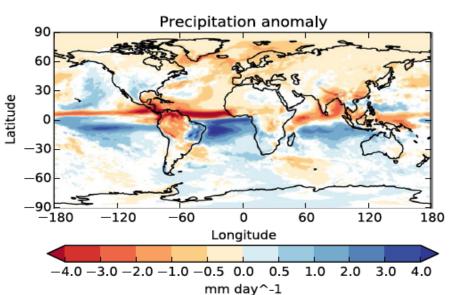


#### Impact climatique



- La fonte du Groenland peut avoir un effet climatique conséquent (Swingedouw et al. 2007)
- Diminution du réchauffement localement (mais dépend du modèle)
- Migration des zones de précipitations au niveaux des tropiques
- Reste vrai dans un modèle haute résolution (Jackson et al. 2015)

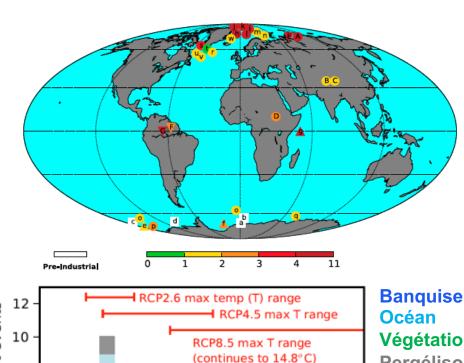


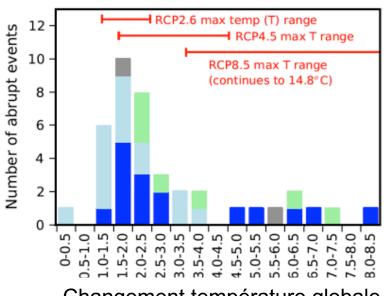


#### De la possibilité de changements abrupts



- Nous avons scanné la base de données CMIP5 à la recherche de variations brutales (Drijfhout et al., **PNAS** 2015)
- Critère de recherche: tendance linéaire sur 10 ans > 4 écarts type de la distribution des tendances de 10 ans de la simulation préindustrielle
- 39 événements abrupts (présent dans 36% des simulations)



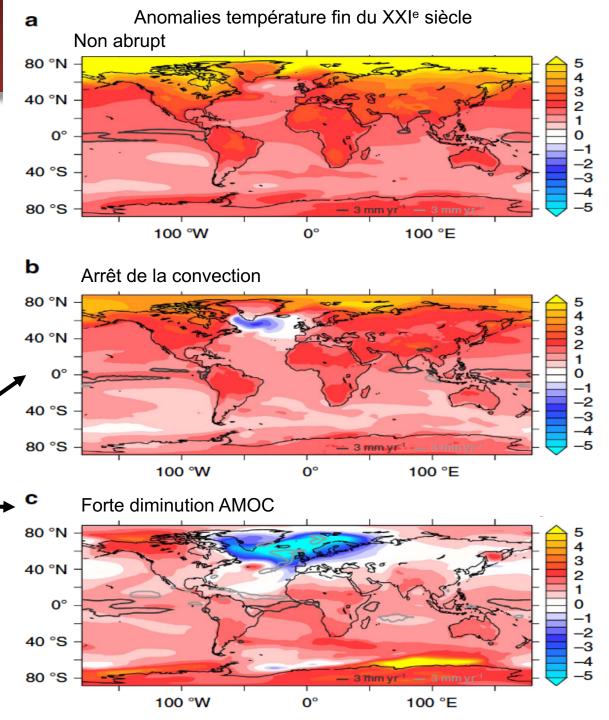


Changement température globale

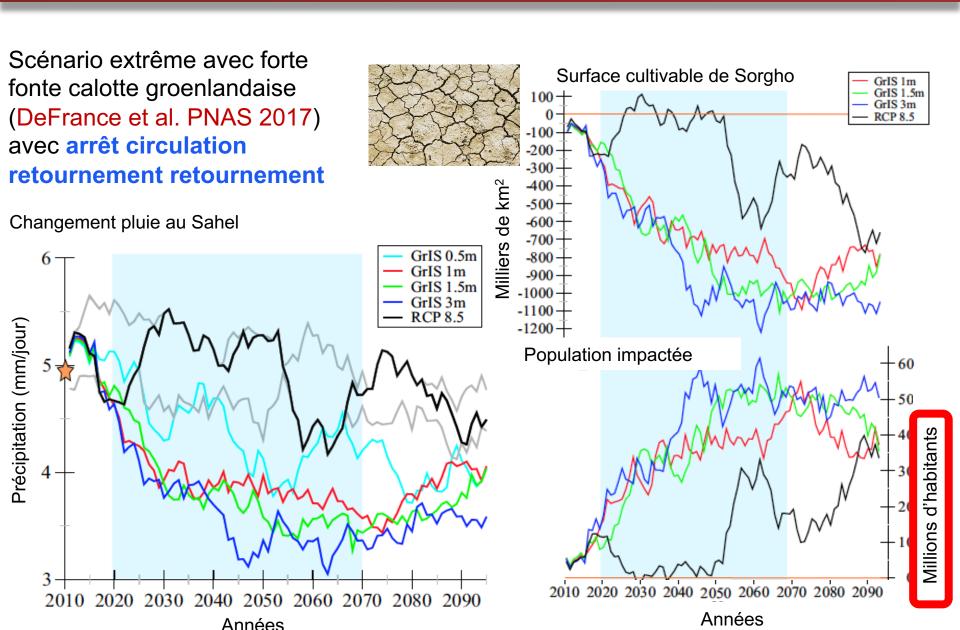
**Banquise** Végétation Pergélisol

# **Evenements abrupts en Atlantique**

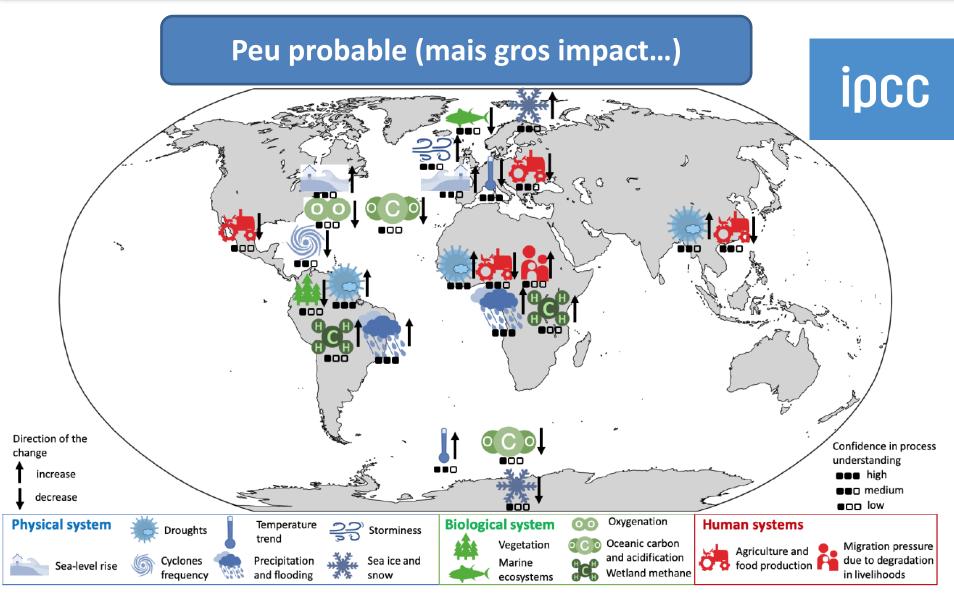
- Dans certains modèles, la réponse en Atlantique Nord influence fortement la réponse à l'échelle régionale autour de cette zone, et dans une moindre mesure l'échelle globale
- Deux types d'instabilités
  - Gyre subpolaire
  - Circulation de retournement
- Incertitude régionale du changement climatique comme un challenge majeur de la climatologie actuelle



#### Impact sur la zone sahélienne

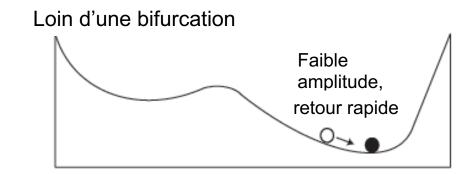


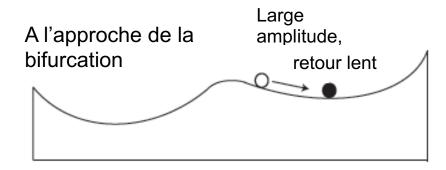
#### Impacts globaux arrêt circulation retournement

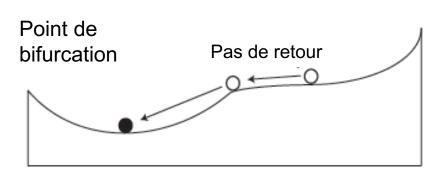


#### Anticiper les points de bascule

- A l'approche d'un point de bascule, les systèmes concernés deviennent plus instables
- En conséquence les variations autour de leurs états moyens sont plus lentes et ont plus d'amplitudes
- Ce type de comportement, et le changement de variabilité associée, peut servir de système d'alerte précoce



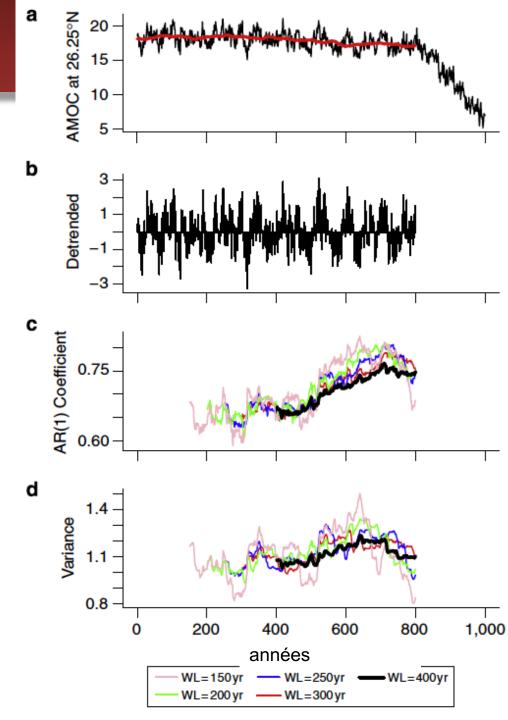




Lenton 2011

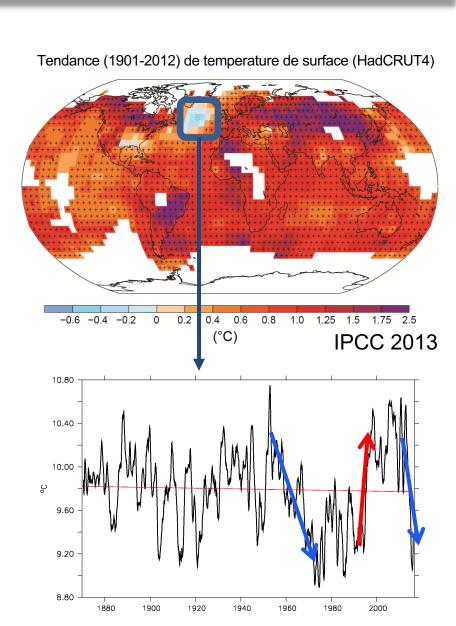
# Système d'alertes

- Boulton et al. (2014): On peut en effet détecter un point de rupture pour l'AMOC jusque 250 ans en avance
- Mais pour cela il faut connaitre plusieurs centaines d'années de variabilité de l'AMOC
- Avec 15 ans de mesures, on est loin du compte....
- Besoin de reconstruire les variations passées de l'AMOC

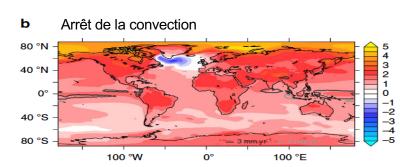


#### Un climat qui se réchauffe partout?

- La plupart des régions se réchauffent très clairement
- L'Atlantique fait figure d'exception et voit même un léger refroidissement sur le siècle passé
- Cette tendance négative est surtout marquée par de grandes variations :
  - Un refroidissement important dans les années 1960 et 1970
  - Un réchauffement rapide en 1995
  - Un refroidissement rapide vers 2010



#### De la possibilité de changements abrupts



- Nous nous sommes focalisés sur la gyre subpolaire de l'Atlantique Nord (Sgubin et al., Nat. Com., 2017)
- Nous avons trouvé de nombreux cas de refroidissement brutaux (2-3°C en moins de 10 ans !) dans les modèles





-4.0

1860

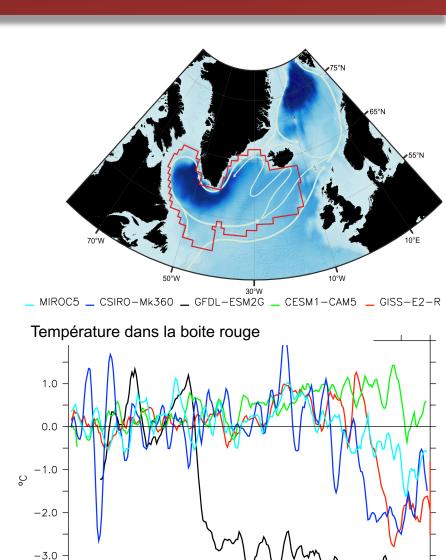
1900

1940

1980

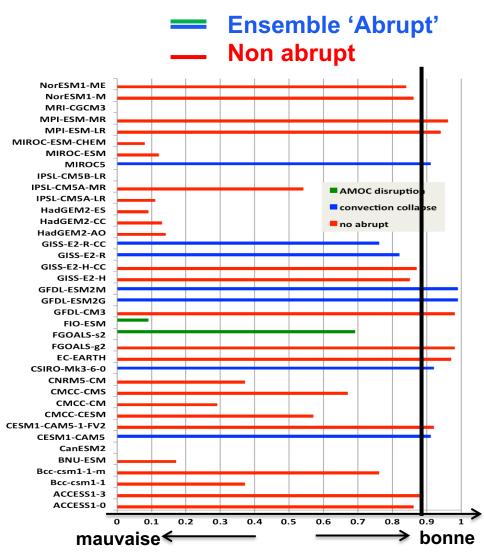
2020

2060



#### De la possibilité de changements abrupts

- Si l'on considère tous les modèles à égalité, il y a 17% de chance d'avoir un tellement changement dans le siècle à venir
- On utilise la stratification en Atlantique Nord comme contrainte émergente
- Si on sélectionne les 11
   meilleurs modèles vis-à-vis de
   cette contrainte, le risque
   monte à 45%



Qualité de la représentation de la stratification

Sgubin et al., Nat. Com. 2017

#### Prévoir le climat

#### **Conditions Initiales**

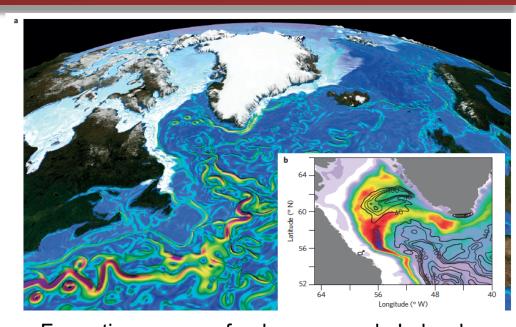


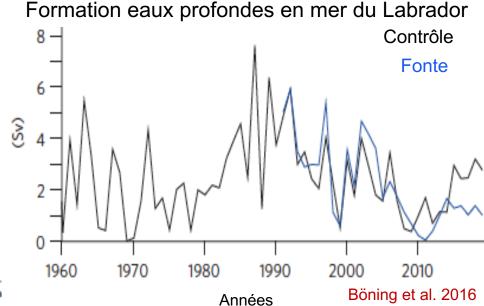
# Forçages externes

**Cycles** Météo **Prévis Prévis Projections** glaciairecentennales saisonnières décennales interglaciaire millénaire semaine siècle mois décennie année jour

#### Inclure l'eau douce dans les prévisions décennales

- La fonte du Groenland affecte déjà la mer du Labrador (Böning et al. 2016)
- Inclusion de cette fonte passée et future dans le nouveau système de prévision décennale IPSL-EPOC dans des simulations rétrospectives et futures.







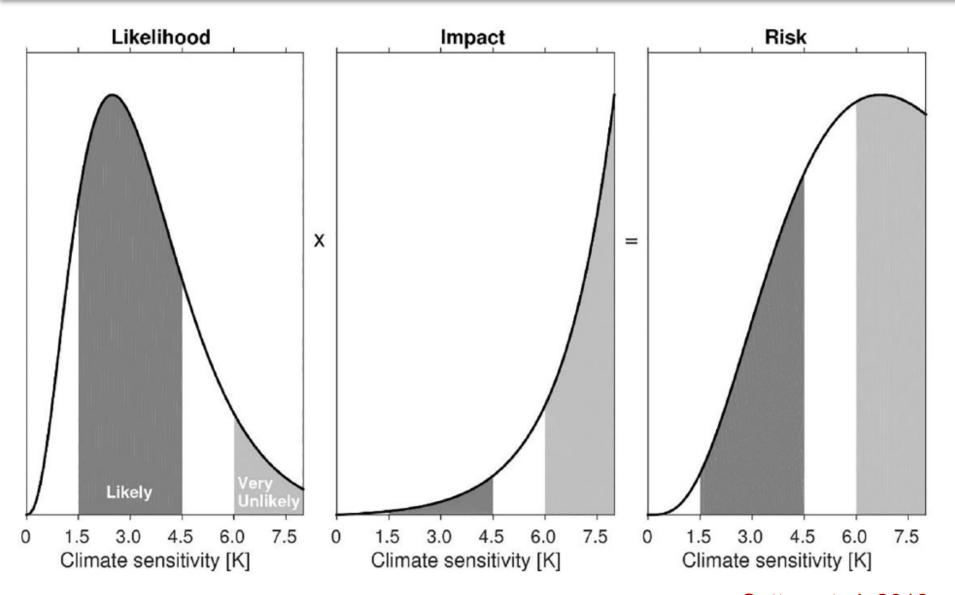


#### Conclusions

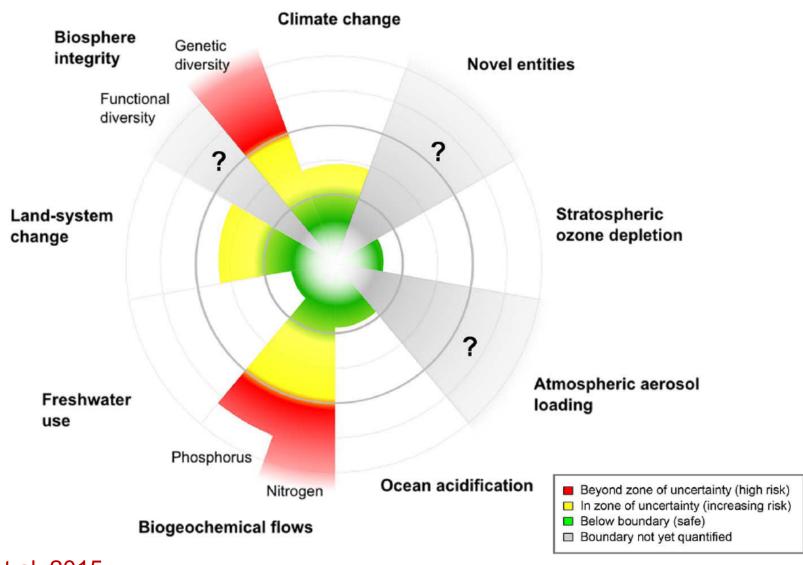
- De nombreux points de bascule dans le système climatique, entraînant des effets potentiellement irréversible et sur le long terme (calotte de glace et niveau marin)
- Ces seuils dynamiques expliquent en partie pourquoi il est important de rester sous un seuil de réchauffement de 2°C environ
- Possibilité d'un changement rapide (<10 ans) dans l'Atlantique Nord dans certaines projections de certains modèles</p>
- \* La circulation de retournement va *très certainement* diminuer au cours de ce siècle (mais *très probablement pas s'arrêter*) avec des impacts importants, en particulier dans la zone sahélienne.
- Les observations et la prévision climatique décennale sont des outils nécessaires pour anticiper de tels phénomènes.



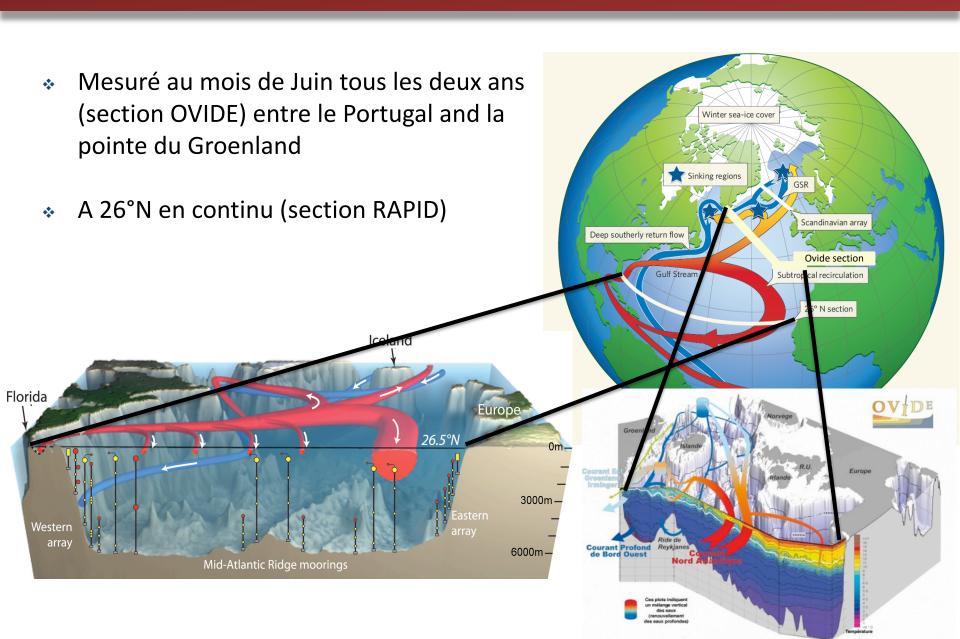
## Low probability-high impact event



#### Limites planétaires

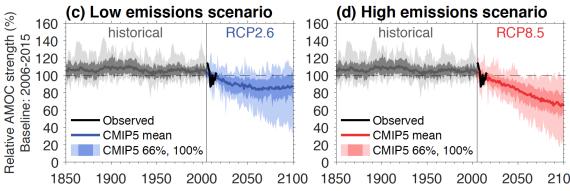


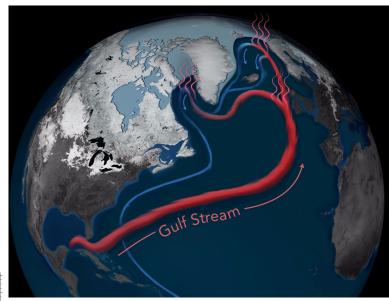
#### La circulation océanique de retournement (AMOC)



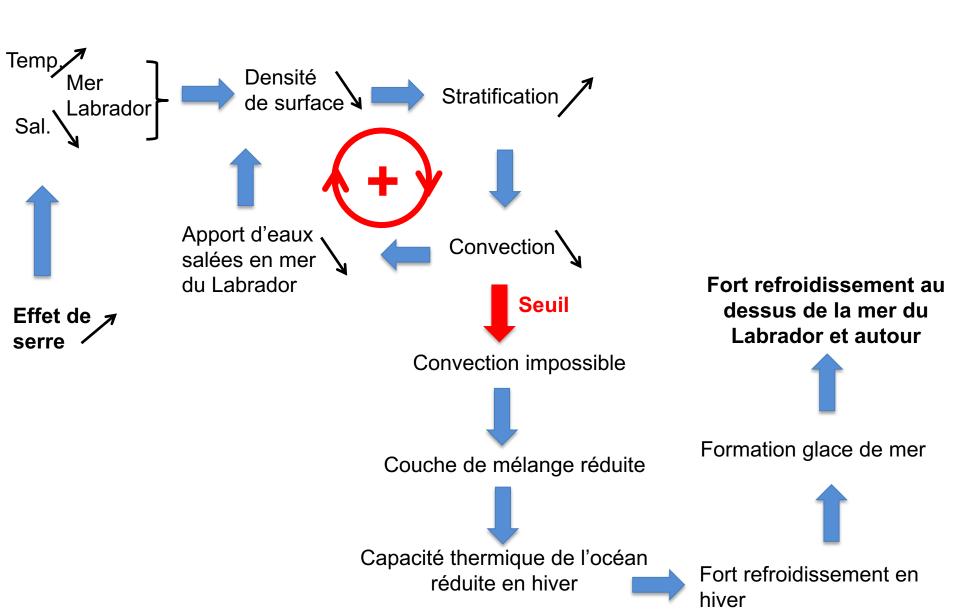
## Changement de circulation en Atlantique Nord

- La circulation est peut etre déjà en train de diminuer
- Cette diminution va se poursuivre quelque soit le scenario
- Le risque d'arrêt total croit avec les émissions

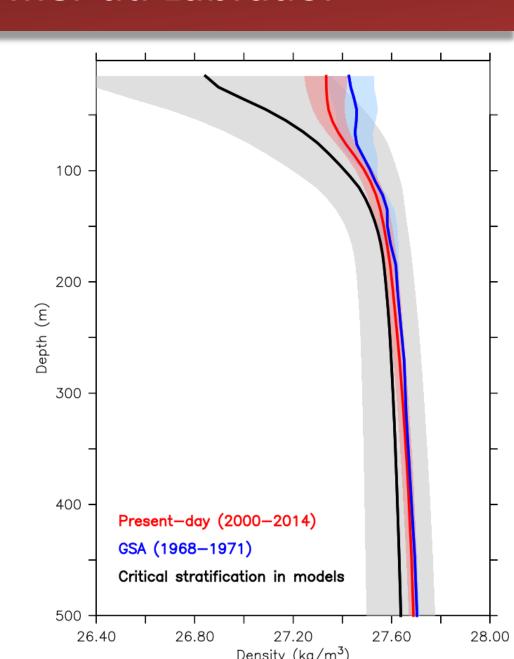




#### Mécanisme

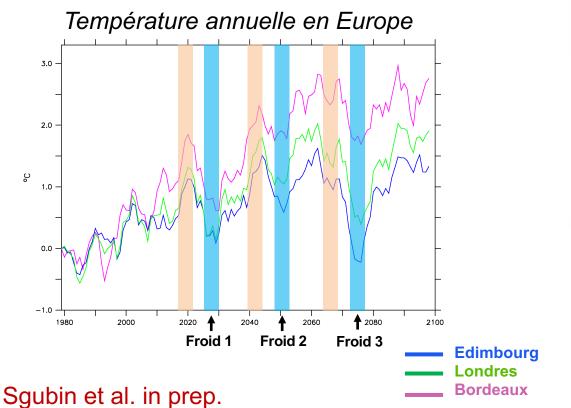


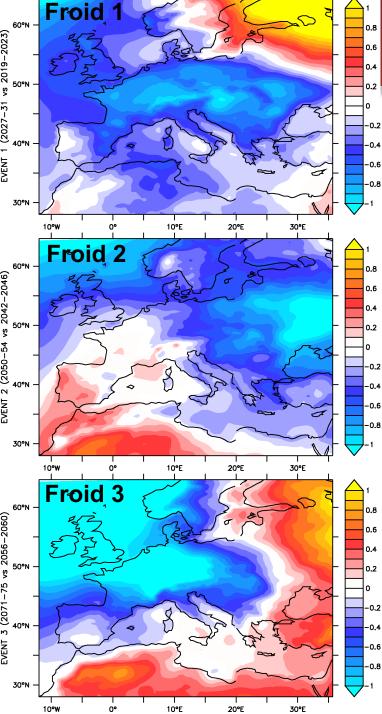
#### Proximité bascule en mer du Labrador



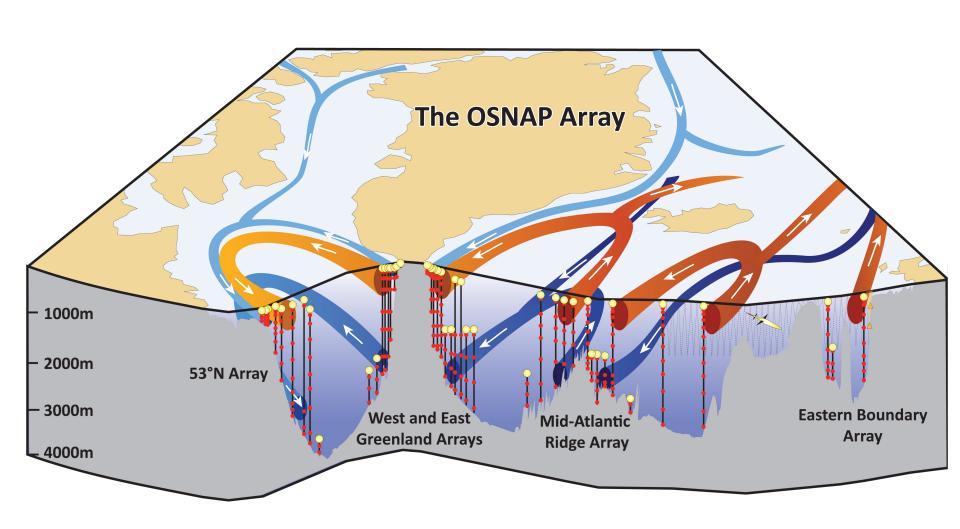
#### Impact d'un refroidissement brutal

- Modèle CSIRO-Mk3-6-0 (Australie) downscalé dynamiquement grâce au projet CORDEX avec le modèle régional SMHI-RCA4 (Suède)
- Scénario d'émission RCP4.5





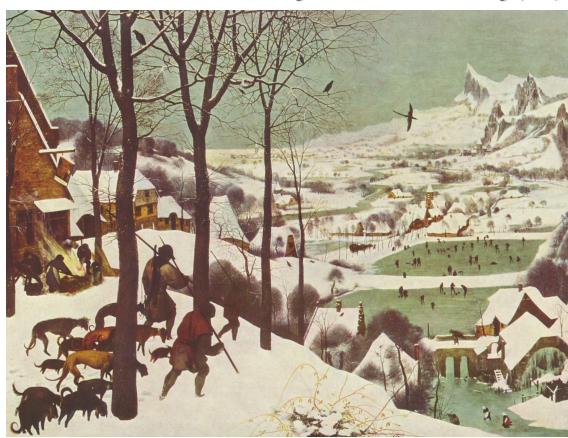
#### **Nouvelle section OSNAP**



#### Dernier millénaire

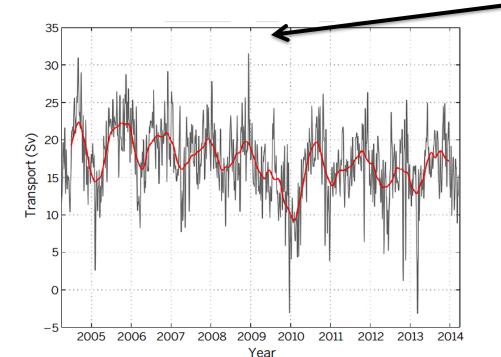
- Un changement rapide du gyre subpolaire pour expliquer le petit âge de glace (Sicre et al. 2008, Miller et al. 2009, Moreno-Chamaro 2017, Moffa-Sanchez et al. 2017)
- Michel et al. (in prep.):
   Reconstruction du principal mode de variabilité en
   Atlantique Nord : la circulation océanique était plus rapide à l'optimum médiéval

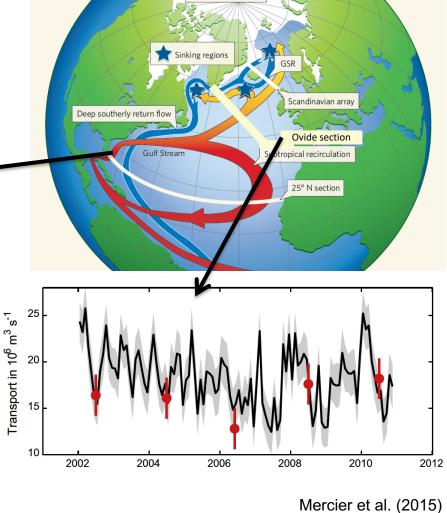
Bruegel: Les chasseurs dans la neige (1565)



## Evolution récente de l'AMOC

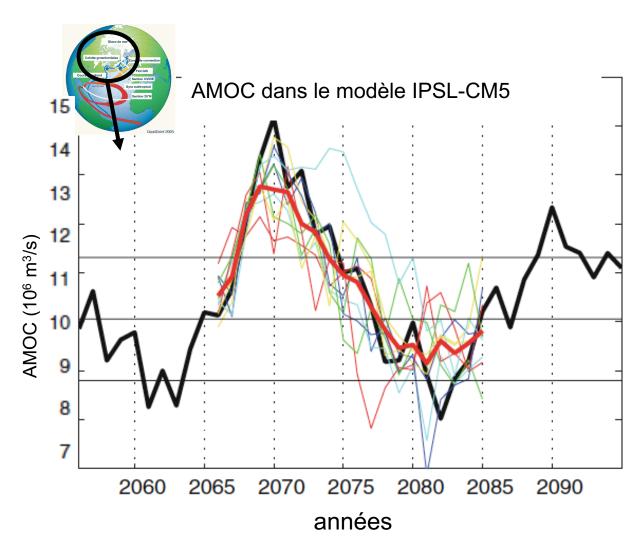
Pas de tendances nettes sur 15 ans





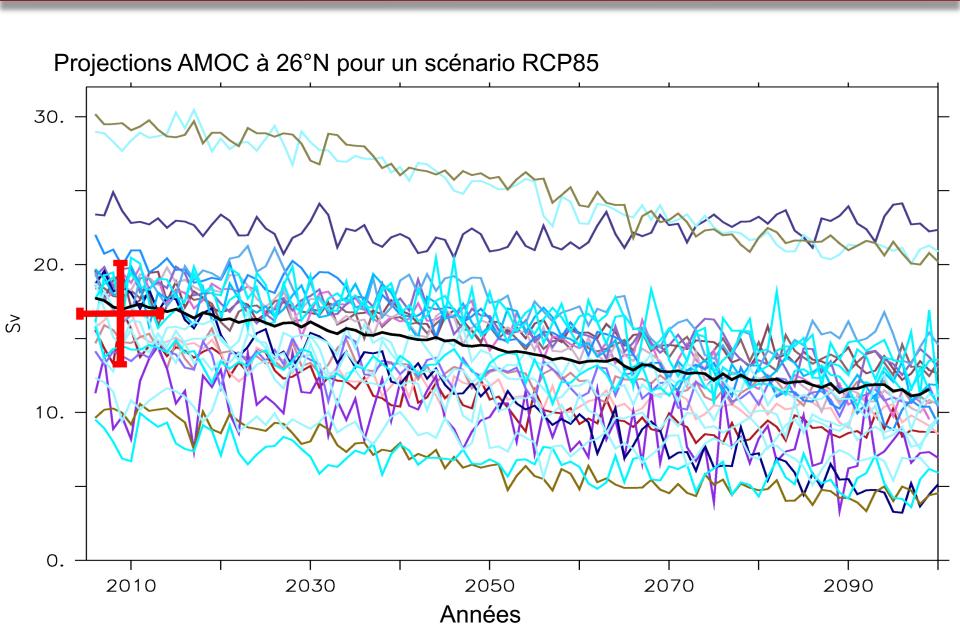
## Perspectives de recherche en cours et à venir

#### Prévision décennale



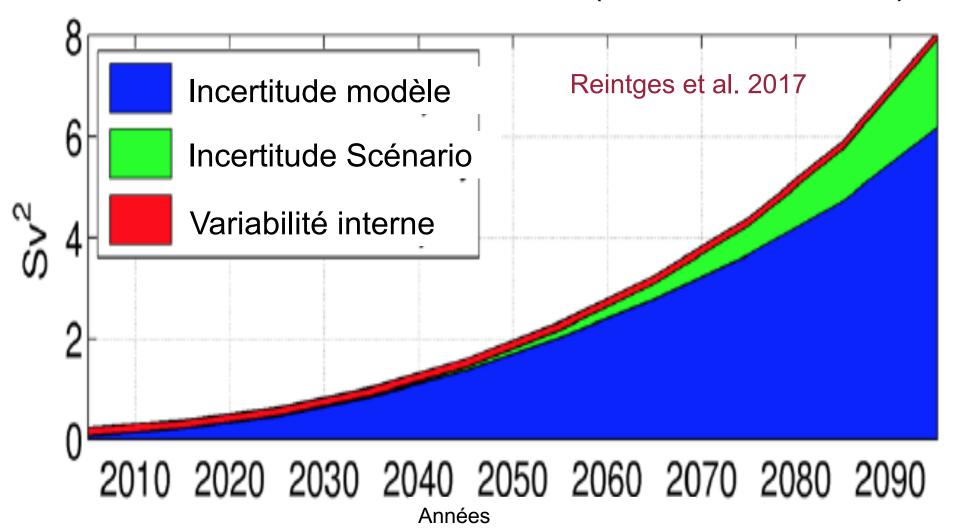
Persechino et al. (Clim. Dyn., 2013)

### Coup de froid sans forcer



## Sources d'incertitudes

Source incertitudes AMOC à 30°N (RCP45 et RCP85)



# Résumé des épisodes précédents

#### Nouveau cycle du GIEC (2015-2021)

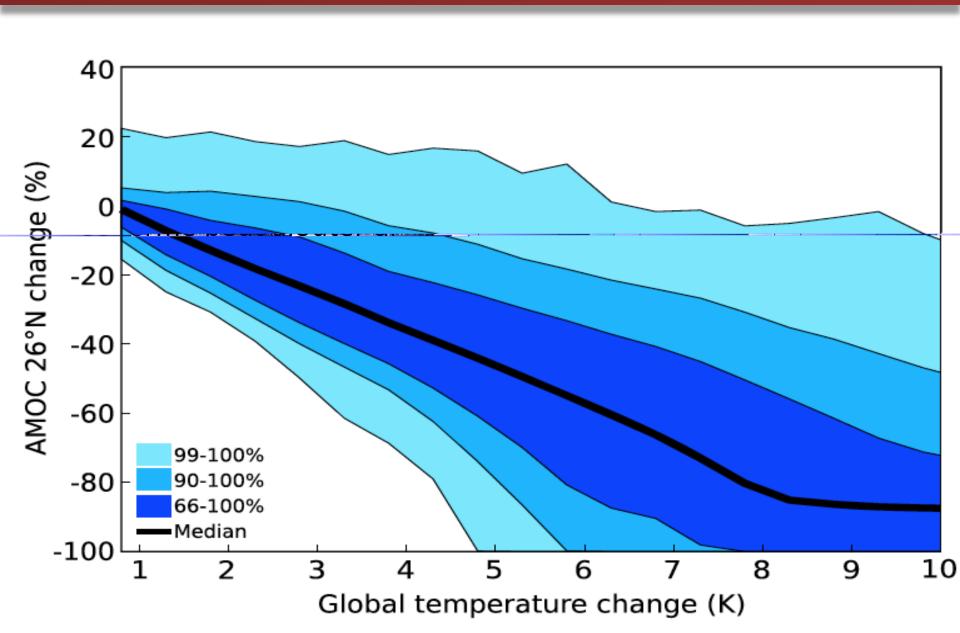
- Membre du Groupement d'Experts Intergouvernementaux sur le Climat (GIEC) depuis 2016
- Participant au rapport spécial sur « l'océan et la cryosphère dans une climat qui change »
- Chapitre 6 : Extrêmes, changements abrupts et gestions des risques
- Parution prévue en 2019



## Et la fonte du Groenland?



## Réponse de l'AMOC à la fonte du Groenland



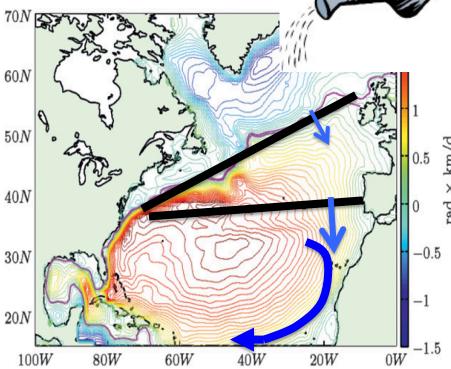
## Evaluation des modèles

 Dispersion de la réponse à un flux d'eau européens (Swingedouw et al. 2013) pe représentation des gyres

les modèles par une mauvaise

Les plus sensibles semblent être les plus partinants

Liu et al. (2017) : les modèles semblent rétroaction positive souvent mal estimé  $^{60N}$ 



#### **SROCC Chapter 3**

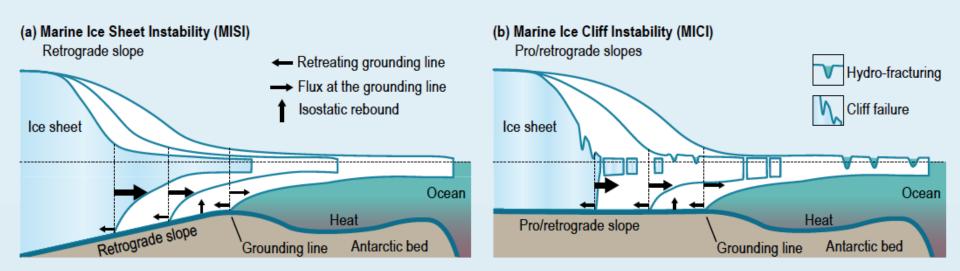


Figure CB8.1 | Schematic representation of Marine Ice Sheet Instability (MISI, a) and Marine Ice Cliff Instability (MICI, b) from Pattyn (2018). (a) thinning of the buttressing ice shelf leads to acceleration of the ice sheet flow and thinning of the marine-terminated ice margin. Because bedrock under the ice sheet is sloping towards ice sheet interior, thinning of the ice causes retreat of the grounding line followed by an increase of the seaward ice flux, further thinning of the ice margin, and further retreat of the grounding line. (b) disintegration of the ice shelf due to bottom melting and/or hydro-fracturing produces an ice cliff. If the cliff is tall enough (at least ~800 m of total ice thickness, or about 100 m of ice above the water line), the stresses at the cliff face exceed the strength of the ice, and the cliff fails structurally in repeated calving events. Note that MISI requires a retrograde bed slope, while MICI can be realised on a flat or seaward-inclined bed. Like MISI, the persistence of MICI depends on the lack of ice shelf buttressing, which can stop or slow brittle ice failure at the grounding line by providing supportive backstress.