Le changement océanique

Dr Julie Deshayes





Sciences de l'environnement Institut Pierre Simon Laplace







SESSMENT REPORT OF THE

(CO WMO UNEP



Figure 3.15 : Estimated trends in the height of a extreme sea level. Only trends significant at the 95% confidence level are shown.





on the residual monthly variability about the 3-year running mean.

<complex-block>

couverture estivale moyenne pour la periode 1981-2010 Sep 10, 2016



S. Lozier : "the ocean's overturning limbs are not spatially and temporally continuous"

représentation schématique de la circulation de retournement dans l'Atlantique Nord (rouge = en surface, bleu = en profondeur)





mesures directes (rouge) et reconstruction (noir) de la circulation de retournement dans l'Atlantique Nord (tiré de Frajka-Williams, 2015)





AMOC at 26N in Atlantic (Sv)

intensité de la circulation de retournement dans l'Atlantique Nord







55

35

30

-20

température de

surface de l'océan

dans la boite noire

-10

0









température de surface de l'océan dans la boite noire









température de surface de l'océan dans la boite noire









température de surface de l'océan dans la boite noire

les courants profonds



















$$\begin{aligned} \frac{\partial u}{\partial t} + \vec{u}.\nabla u - fv &= -\frac{1}{\rho_0} \frac{\partial P}{\partial x} + \nabla_h \left(K_{Mh}.\nabla_h u \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Mv} \frac{\partial u}{\partial z} \right) \\ \frac{\partial v}{\partial t} + \vec{u}.\nabla v + fu &= -\frac{1}{\rho_0} \frac{\partial P}{\partial y} + \nabla_h \left(K_{Mh}.\nabla_h v \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Mv} \frac{\partial v}{\partial z} \right) \\ 0 &= -\frac{\partial P}{\partial z} - \rho g \\ 0 &= \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} + \frac{\partial w}{\partial z} \\ \frac{\partial T}{\partial t} + \vec{u}.\nabla T &= \nabla_h \left(K_{Th}.\nabla_h T \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Tv} \frac{\partial T}{\partial z} \right) \\ \frac{\partial S}{\partial t} + \vec{u}.\nabla S &= \nabla_h \left(K_{Sh}.\nabla_h S \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Sv} \frac{\partial S}{\partial z} \right) \\ \rho &= \rho(S,T,p) \end{aligned}$$







$$\begin{aligned} \frac{\partial u}{\partial t} + \vec{u}.\nabla u - fv &= -\frac{1}{\rho_0} \frac{\partial P}{\partial x} + \nabla_h \left(K_{Mh}.\nabla_h u \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Mv} \frac{\partial u}{\partial z} \right) \\ \frac{\partial v}{\partial t} + \vec{u}.\nabla v + fu &= -\frac{1}{\rho_0} \frac{\partial P}{\partial y} + \nabla_h \left(K_{Mh}.\nabla_h v \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Mv} \frac{\partial v}{\partial z} \right) \\ 0 &= -\frac{\partial P}{\partial z} - \rho g \\ 0 &= \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} + \frac{\partial w}{\partial z} \\ \frac{\partial T}{\partial t} + \vec{u}.\nabla T &= \nabla_h \left(K_{Th}.\nabla_h T \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Tv} \frac{\partial T}{\partial z} \right) \\ \frac{\partial S}{\partial t} + \vec{u}.\nabla S &= \nabla_h \left(K_{Sh}.\nabla_h S \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Sv} \frac{\partial S}{\partial z} \right) \\ \rho &= \rho(S,T,p) \end{aligned}$$







regional eddyresolving simulations

Pous et al. (2018) mean circulation through Mozambique Channel





regional eddyresolving simulations

Pous et al. (2018) projection of total transport in Channel onto velocities normal to section at low frequency (period>544 days)





$$\begin{aligned} \frac{\partial u}{\partial t} + \vec{u}.\nabla u - fv &= -\frac{1}{\rho_0} \frac{\partial P}{\partial x} + \nabla_h \left(K_{Mh}.\nabla_h u \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Mv} \frac{\partial u}{\partial z} \right) \\ \frac{\partial v}{\partial t} + \vec{u}.\nabla v + fu &= -\frac{1}{\rho_0} \frac{\partial P}{\partial y} + \nabla_h \left(K_{Mh}.\nabla_h v \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Mv} \frac{\partial v}{\partial z} \right) \\ 0 &= -\frac{\partial P}{\partial z} - \rho g \\ 0 &= \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} + \frac{\partial w}{\partial z} \\ \frac{\partial T}{\partial t} + \vec{u}.\nabla T &= \nabla_h \left(K_{Th}.\nabla_h T \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Tv} \frac{\partial T}{\partial z} \right) \\ \frac{\partial S}{\partial t} + \vec{u}.\nabla S &= \nabla_h \left(K_{Sh}.\nabla_h S \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(K_{Sv} \frac{\partial S}{\partial z} \right) \\ \rho &= \rho(S,T,p) \end{aligned}$$





ERNA = ORCA05 + 1/8 AGRIF 2-way zoom over North Atlantic





les challenges de la modélisation du climat (vus par une océanographe)

améliorer la dynamique dans les océans profonds (advection et diffusion)

importance de la coordonnée verticale mais manque de convergence des configurations réalistes à haute résolution

>> travail sur des configurations très simplifiées pour tester propriétés numériques des schémas



représenter l'effet des processus de fine échelle (en surface ET en profondeur)



ajuster les paramètres (tuning)



mettre en circulation (car les conditions initiales sont inconnues) et réaliser des simulations longues (>1000 ans)

IPSLCM6 CMIP614/06/2018 T1000 4.20 4.15 1.85 T2000 1.80 1.75 0.5 T3000 0.4 -0.3 461-LR-pi-03 T4000 -0.4 03 2030 2000 2200 2050 2100 2150 950 2250 -LR-hist-03.2110

les challenges de la modélisation du climat (vus par une océanographe)

améliorer la dynamique dans les océans profonds représenter l'effet des processus de fine échelle ajuster les paramètres mettre en circulation réaliser des simulations longues

julie.deshayes@locean-ipsl.upmc.fr