Étude de l'influence de la circulation à (sous-)mésoéchelle sur la distribution spatiale des éléments biogéochimiques et biologiques à l'aide de mesures in situ et satellites

Louise Rousselet

Soutenance de thèse – 4 Décembre 2018

Rapporteurs:

Examinateurs:

Invité: Directeurs de thèse: Sabrina SPEICH Xavier CAPET Pascale BOURUET-AUBERTOT Ivan DEKEYSER Christophe MAES Andrea DOGLIOLI Anne PETRENKO Ecole Normale Supérieure, LDM Université Pierre et Marie Curie, LOCEAN Université Pierre et Marie Curie, LOCEAN Université Aix-Marseille, MIO IRD, LOPS Université Aix-Marseille, MIO Université Aix-Marseille, MIO

> UNIVERSITÉ DE TOULON





stitut Pythéas Diservatoire des Sciences de l'Univers Marseille Université



-000000

Aperçu historique



1^{ère} carte des courants océaniques en **1665** [Kircher]



Carte du Gulf Stream en 1769 [Franklin]

Vision actuelle



Courants et température du Gulf Stream [Crédits NASA/SVS]

Vision actuelle



Energie cinétique tourbillonnaire moyenne [Pascual et al., 2006]



Courants et température du Gulf Stream [NASA/SVS]

Les échelles de la circulation océanique









Influences sur la biogéochimie/biologie

Grande échelle



Les mécanismes affectant la distribution des éléments

Transport (direct) et Modulation de l'activité biologique (indirect)

Transport par les tourbillons

x (hundreds of km)





[[]Early et al., 2011]

Les mécanismes affectant la distribution des éléments

Transport (direct) et Modulation de l'activité biologique (indirect)



« La taille et le caractère éphémère de ces structures représentent une véritable barrière à leur

observation »

« Les courants sous-mésoéchelles sont continuellement en formation, mouvement et dissipation [...], ce qui les rend particulièrement <u>difficiles à échantillonner</u> et modéliser »

- Étude de la variabilité océanique de grande à sous-mésoéchelle
- Identifier son influence sur la biogéochimie / biologie

– <u>données *in situ*</u>

- Étude de la variabilité océanique de grande à sousmésoéchelle
- Identifier son influence sur la biogéochimie / biologie

données *in situ*



 Observations physiques/biogéochimiques/biologiques au cours de 3 campagnes océanographiques



Contextualisation des observations grâce à des données satellites



Identification de la variabilité océanique grâce à des analyses numériques Lagrangiennes

Zones d'étude et campagnes

Pacifique Tropical Sud-Ouest



- Topographie complexe
- mésoéchelle
- Campagne OUTPACE (160°E 150°O) [Moutin & Bonnet, 2015]
 - 18 Fév 3 Avr 2015
 - Eaux Mélanésiennes assez riches
 - Eaux du gyre plutôt pauvres

Gradient oligotrophique

Ξ

étri

athy

- Campagne Bifurcation (Mer de Corail) [Maes, 2012]
 - 1 15 Sept 2012

Mer Ligure (Méditerranée occidentale)



- **Région oligotrophique**
- Blooms au printemps et en automne
- Sanctuaire pour mammifères marins
- Campagne OSCAHR [Doglioli, 2015]
 - 29 Oct 6 Nov 2015
 - Stratégie adaptative pour cibler une structure cyclonique

Zone d'étude l



- Transport global vers l'Ouest [Tomczak et Godfrey, 2013; Kessleret Cravatte, 2013]
- Zone de forte variabilité [Qiu et al., 2004]

Zones d'étude et campagnes

Pacifique Tropical Sud-Ouest



- Topographie complexe
- Instabilités et interactions courants-îles forte activité mésoéchelle
- Campagne OUTPACE (160°E 150°O) [Moutin & Bonnet, 2015]
 - 18 Fév 3 Avr 2015
 - Eaux Mélanésiennes assez riches -
 - Eaux du gyre plutôt pauvres

Gradient oligotrophique

- Campagne Bifurcation (Mer de Corail) [Maes, 2012]
 - 1 15 Sept 2012

Mer Ligure (Méditerranée occidentale)



- Région oligotrophique
- Blooms au printemps et en automne
- Sanctuaire pour mammifères marins
- Campagne OSCAHR [Doglioli, 2015]
 - 29 Oct 6 Nov 2015
 - Stratégie adaptative pour cibler une structure cyclonique

Zone d'étude II

La mer Ligure



- Circulation cyclonique quasi-permanente
- Système frontal qui sépare eaux côtières et hauturières [Goffart et al., 1995]

Plan









Plan



Un aperçu par satellite...





Partie I : Grande → sous-mésoéchelle

Méthodes



Zone d'étude sur 9000 km

courants de surface (1/8° + géostrophie + Ekman + cyclogéostrophie)

[Pujol & Taburet, CLS]

Diagnostics Lagrangiens (transport de particules numériques):

Grande échelle



Mésoéchelle

Sous-mésoéchelle

[Blanke et al., 1999]

Partie I : Grande → sous-mésoéchelle

Méthodes



Zone d'étude sur 9000 km

courants de surface (1/8° + géostrophie + Ekman + cyclogéostrophie) [Pujol & Taburet, CLS]

Diagnostics Lagrangiens (transport de particules numériques):

Grande échelle



[Blanke et al., 1999]

Mésoéchelle



Sous-mésoéchelle

[d'Ovidio et al., 2013]

Partie I : Grande → sous-mésoéchelle

Méthodes



Zone d'étude sur 9000 km

courants de surface (1/8° + géostrophie + Ekman + cyclogéostrophie) [Pujol & Taburet, CLS]

Diagnostics Lagrangiens (transport de particules numériques):

Grande échelle



Mésoéchelle



Paramètre de rétention

[d'Ovidio et al., 2013]

Sous-mésoéchelle



Barrière physique (FSLE)

[d'Ovidio et al., 2013]

Transport grande échelle



Transport grande échelle



• Transport grande échelle vers le Sud-Ouest

Transport grande échelle



- Transport grande échelle vers le Sud-Ouest
- Transport grande échelle ↔ séparation eaux Mélanésiennes et gyre

Transport mésoéchelle



Transport mésoéchelle





Trajectoires mésoéchelles contre-intuitives

influence sur l'initiation d'un bloom
[de Verneil, Rousselet et al., 2017b]

$\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc$

Structures sous-mésoéchelles



Structures sous-mésoéchelles



Analyse statistique: 25 % des «forts gradients» en masse volumique correspondent à la présence d'un front

Distribution sous-mésoéchelle du phytoplancton

Barrières physiques [FSLE, j^{-1}]



17

Distribution sous-mésoéchelle du phytoplancton

Barrières physiques [FSLE, j^{-1}] et échantillonnage haute-fréquence en surface de [chlorophylle-a, $mg m^{-3}$],



00000

Distribution sous-mésoéchelle du phytoplancton

Barrières physiques [FSLE, j^{-1}] et échantillonnage haute-fréquence en surface de [chlorophylle-a, $mg m^{-3}$], abondance du phytoplancton [$nb \ cell$],


$\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc\bigcirc$

Distribution sous-mésoéchelle du phytoplancton

Barrières physiques [FSLE, j^{-1}] et échantillonnage haute-fréquence en surface de [chlorophylle-a, $mg m^{-3}$], abondance du phytoplancton [$nb \ cell$], temps de renouvellement du Phosphate Inorganique Dissous [DIP, heures].



[Rousselet et al., 2018, Biogeosciences]

- ❖ Identification d'un transport méridional (vers le Sud-Ouest) dû au forçage du vent → séparation entre les eaux du gyre et les eaux Mélanésiennes
- Importance des structures cohérentes vers l'Est)
- Les fronts sous-mésoéchelles influencent la dispersion des traceurs (SST, SSS, densité...) et la distribution du phytoplancton en surface.





Autre jeu de données (Bifurcation, PI C. Maes) en mer de Corail



[D'après Gasparin et al., 2014]



Autre jeu de données (*Bifurcation,* PI C. Maes) en mer de Corail \rightarrow Influence de la mésoéchelle ?



Analyse des masses d'eau

• Caractéristiques différentes au niveau de 2 stations (rouges)



Analyse des masses d'eau

- Caractéristiques différentes au niveau de 2 stations (rouges)
- Profils Argo caractéristiques du NVJ et du NCJ



Origine de l'intrusion





Hypothèse: Transport, via une structure mésoéchelle, des eaux du NVJ dans la zone de circulation du NCJ

Analyse Lagrangienne

• Trajectoires des particules qui traversent la section NVJ puis SLI (2 ans)





$\bigcirc]$

Analyse Lagrangienne

- Trajectoires des particules qui traversent la section NVJ puis SLI (2 ans)
- Contribution des anticyclones au transfert des particules





Analyse Lagrangienne

- Trajectoires des particules qui traversent la section NVJ puis SLI (2 ans)
- Contribution des anticyclones au transfert des particules





➤ 70-90 % du transport, dans la zone 155-160°E et 15-17°S → anticyclones

- Hypothèse: Transport, via les tourbillons, des eaux du NVJ vers la zone de circulation du NCJ
- Identification d'un nouveau trajet des masses d'eau
 23

[Rousselet et al., 2016, JGR] Lettre site INSU

- Première observation d'un transport, via une structure anticyclonique, de masses d'eau de la thermocline entre le NVJ et le NCJ
- Identification d'un transport modulé par la mésoéchelle entre le NVJ et le NCJ
- Estimation de la contribution des anticyclones au transport entre les deux jets (70-90 %)

Plan



Partie III : Distribution sous-mésoéchelle

Jeu de données (OSCAHR, PI A. Doglioli) en mer Ligure



Partie III : Distribution sous-mésoéchelle

Jeu de données (OSCAHR, PI A. Doglioli) en mer Ligure 0.25 44.25 0.25 m/s 44.25 44.25 SST Chl-a 18.5 18 44^oN 44^oN 44^oN Latitude Latitude 17.5 m 43.75 43.75 43.75 0.1 17 43.50 43.50 16.5 43.25 0.05 43.25 16 8.50 9.50 8.50 8°E 9°E 9.50 9.50 8°E 9^oE 8°E 8.50 9°E Longitude



Calcul de vitesses verticales

Calcul de vitesses verticales

- I. Cartes objectives pour reconstruire des champs 3-D de masse volumique et de composantes horizontales (u,v) de la vitesse à partir des données MVP et ADCP (sur la trajectoire du bateau).
- II. Equation- ω pour estimer la composante verticale (w) de la vitesse:

$$\nabla^{2}(N^{2}w) + f^{2}\frac{\partial^{2}w}{\partial z^{2}} = 2\nabla \cdot \mathbf{Q} \qquad avec \ \mathbf{Q} = \left(\frac{g}{\rho_{0}}\frac{\partial \mathbf{V}_{g}}{\partial x} \cdot \nabla \rho, \frac{g}{\rho_{0}}\frac{\partial \mathbf{V}_{g}}{\partial y} \cdot \nabla \rho\right)$$

Calcul de vitesses verticales: cas test d'un tourbillon cylindrique

- I. Cartes objectives pour reconstruire des champs 3-D de masse volumique et de composantes horizontales (u,v) de la vitesse à partir des données MVP et ADCP (sur la trajectoire du bateau).
- II. Equation- ω pour estimer la composante verticale (w) de la vitesse



Calcul de vitesses verticales: cas test d'un tourbillon cylindrique

Défi méthodologique : Nécessite des champs 3-D <u>or</u> données disponibles uniquement sur le trajet du bateau

 Cartes objectives pour reconstruire des champs 3-D de masse volumique et de composantes horizontales (u,v) de la vitesse à partir des données MVP et ADCP (sur la trajectoire du bateau).

II. Equation- ω pour estimer la composante verticale (w) de la vitesse



28

Calcul de vitesses verticales: cas test d'un tourbillon cylindrique

- I. Cartes objectives pour reconstruire des champs 3-D de masse volumique et de composantes horizontales (u,v) de la vitesse à partir des données MVP et ADCP (sur la trajectoire du bateau).
- II. Equation- ω pour estimer la composante verticale (w) de la vitesse





Calcul de vitesses verticales: cas OSCAHR

- Cartes objectives pour reconstruire des champs 3-D de **masse volumique** et de **composantes horizontales** (u,v) de la vitesse à partir des données MVP et ADCP (sur la trajectoire du bateau). 50 m
- Equation- ω pour estimer la composante verticale (w) de la vitesse



Distribution particules

✓ Jeu de données indépendant avec des mesures d'abondance de particules en suspension (LOPC)



Distribution particules

✓ Jeu de données indépendant avec des mesures d'abondance de particules en suspension (LOPC)



[Rousselet et al., in revision, JGR]

- Échantillonnage biophysique haute-fréquence d'une structure cyclonique
- Estimation des vitesses verticales sous-mésoéchelle à l'intérieur d'une structure cyclonique à partir de mesures in situ

« Le plus grand challenge de l'océanographie physique est d'estimer les vitesses verticales sous-mésoéchelle » [D'après Lévy et al., 2018]

Cohérence des estimations avec une mesure indépendante d'un traceur biogéochimique (abondance en particules)



32

Conclusions principales



[D'après Dickey 1991, 2003]

Conclusions principales



Conclusions principales



- Analyses Lagrangiennes en 3-D (Post-doc à SIO)
- Quantification 3-D du transport de masses d'eau par les tourbillons
- Comparaison des vitesses verticales estimées avec un modèle haute-résolution
- Estimation de l'export de carbone à partir des estimations de vitesses verticales
- Développement de stratégies d'échantillonnage couplées avec des mesures hautefréquence physiques/biogéochimiques/biologiques (plateforme PRECYM: cytomètre en flux automatique)
- Ces diagnostics pourront être utilisés dans le cadre des missions SWOT et BIOSWOT
 [PI F. D'Ovidio]

Modèles

numériques

Merci à tous



Extra slides





Institut Pythéas Observatoire des Sciences de l'Univers Aix+Marseille Université







Rayon de déformation de Rossby

- Détermine l'échelle spatiale à laquelle les effets de la rotation terrestre deviennent aussi important que la flottabilité ou les ondes de gravité
- → le diamètre des tourbillons océaniques

 $R_D = \frac{NH}{\pi f}$

Pacifique Tropical Sud-Ouest

Chelton et al., 1997: $R_D \sim 50 - 80 \ km$ De Verneil et al., 2017b: $R_D \sim 65 \ km$ estimé pendant la campagne OUTPACE à la station LDC

$$N \equiv \sqrt{-\frac{g}{\rho}\frac{d\rho}{dz}}$$

avec

H = épaisseur du fluide
ρ = densité
f = paramètre de Coriolis

Méditerranée

Grilli et Pinardi, 1998: $R_D \sim 5 - 12 \ km$

 Calcul du rayon de déformation de Rossby en cours dans la zone d'échantillonnage OSCAHR (CTD) pour révision du papier OSCAHR

Exposants de lyapunov

• Un FSLE $\lambda(x,t,\delta_{0},\delta_{f})$ est inversement proportionnel au temps τ mis par une trajectoire, démarrant au temps t et initialement distante de x de $\delta_{0,r}$ pour atteindre une distance de séparation δ_{f} prédéfinie par rapport à la trajectoire de référence qui a démarré en x:

$$\lambda(x, t, \delta_0, \delta_f) = \frac{1}{\tau} \log \frac{\delta_f}{\delta_0}$$





Fronts océaniques et vitesses verticales

- 2 types: **persistants** (gradients horizontaux de densité des grands courants) ou **éphémères** (instabilités sousmésoéchelles ou processus de déformation des courants mésoéchelles)
- Circulation agéostrophique verticale pour rétablir l'équilibre géostrophique:



Partie I : Grande → sous-mésoéchelle



Partie I : Grande → sous-mésoéchelle

(f) (a) Dec 25 Mar 06 De Verneil, Rousselet et al., 2017b: 188 190 186 188 190 184 186 192 184 192 (b) (g) Jan 13 Mar 21 -16 0.25).1 w 0.0 500 Chl-a fluorescence (mg/m3) -17 Chl 0.5 50 190 192 190 186 188 184 186 188 192 LDB Chl-a (mg/m3) (h) SD13 (c) Jan 31 Apr 03 -18 rebours Depth (m) Latitude -19 **SD12** f **م** -20 188 190 192 186 188 190 186 184 192 (d)(i) Feb 16 150 Apr 24 -21 0.05 gm -22 184 200<mark>M</mark> 186 188 190 192 100 Distance (km) 150 50 R Longitude 186 188 190 188 190 192 184 186 192 (e)^{*} (j) Mar 06 May 10

184 186

Longitude

0

184

Longitude
Partie I : Grande → sous-mésoéchelle



Sorties PSY4V1R3 vs NLOM



Structure anticyclonique Bifurcation



Sorties PSY4V1R3 surface - 100m



5m

Temps moyen de connexion 7 mois Temps min de connexion 2.75 mois

100 m

Temps moyen de connexion 13 mois Temps min de connexion 3.5 mois

Comparaison ADCP / courants satellites



Comparaison ADCP / courants satellites

		50 m	100 m	150 m	200 m	250 m	300 m
150 k	R int	0,31	0,36	0,33	0,35	-	-
	R dir	0,32	0,33	0,37	0,36		
38 k	R int	0	0,2	0,28	0,3	0,28	0,27
	R dir	0,34	0,36	0,43	0,42	0,41	0,27









- Direction des vitesses verticales homogène sur la verticale (quadripôle)
- Vitesses verticales faibles et vers le fond au centre



1029

 \mathbb{C}

▲ 1028.5

1028

1027.5

m

volumique

Masse v

Distribution particules

 ✓ Jeu de données indépendant avec des mesures d'abondance de particules en suspension (*Laser Optical Phytoplankton Counter*)



99000

ticules

В

Origine de cette distribution en particules

Advection verticale entre la surface et le fond ? □ Masse d'eau d'origine différente advectée jusqu'au bord de la structure ? 100000 38 2 particules -50 e D (m) -100 Depth (m) -150 par dance 10000 Abon 5000 -200 $w (1e-3 m s^{-1})$ u (0.5 m s -250 1000 43.56 43.65 43.76 43.84 43.92

Latitude

Origine de cette distribution en particules

Advection verticale entre la surface et le fond ? Masse d'eau d'origine différente advectée jusqu'au bord de la structure ?



✓ Classe de taille des particules (100 – 260 µm) [Guidi et al., 2008]

 X Pas d'advection similaire côté A alors que les vitesses verticales sont du même ordre de grandeur

[part.m

X Flux de 130 m j⁻¹ \rightarrow lessivage

Origine de cette distribution en particules

Advection verticale entre la surface et le fond ?

□ Masse d'eau d'origine différente advectée jusqu'au bord de la structure ?



Origine de cette distribution en particules

X Advection verticale entre la surface et le fond ?

□ Masse d'eau d'origine différente advectée jusqu'au bord de la structure ?



 Composition du signal en particules: matière non-vivante

- Propriétés physiques différentes côté B (S < et T >)
- ✓ Population distincte de Synechococcus du côté B

[[]Marrec et al., 2008]

Origine de cette distribution en particules

X Advection verticale entre la surface et le fond ?

Masse d'eau d'origine différente advectée jusqu'au bord de la structure ?

