年	韓国での 赤潮発生	南西風 (沖向き輸送)	対馬暖流 (接岸経路)	赤潮輸送 計算結果	山陰での 赤潮発生
2018	△限定的	×	$\bigtriangleup$	×	×
2019	•	$\bigtriangleup$	•	$\bigtriangleup$	×
2020	△限定的	×	×	×	×
2021	△限定的	×	$\bigtriangleup$	×	×
2022	△限定的	×	•	×	×

表 2 2018~2022 年における 3 つの予察指標と赤潮輸送計算結果および山陰沿岸域での C. polykrikoides 赤潮発生状況

- 1) 有害赤潮プランクトンの出現動態監視および予察技術開発
- オ. 九州北部海域

長崎県総合水産試験場 遠山陽香,戸澤隆,山砥稔文 佐賀県玄海水産振興センター 津城啓子,川名拓里,梅田智樹 九州大学総合理工学研究所 山口創一 水産研究・教育機構 水産資源研究所 青木一弘

# 1 全体計画

(1) 目的

近年,伊万里湾を中心とする九州北部海域においてカレニア等鞭毛藻による有害赤潮が発生し、魚介類がへい死する漁業被害が発生していることから、各機関が連携して広域共同モニタリングを実施することにより、有害赤潮の監視体制の強化、発生機構の解明と、発生予測技術の開発並びに被害防止技術の開発を行い、有害赤潮等による漁業被害の防止と健全な海洋生態系の保全に資することを目的とした。

## 2 令和4年度計画および結果

- 目的
  全体計画と同じ。
- (2) 方法
- 1) 長崎県海域における赤潮モニタリング(長崎県総合水産試験場)

# 【定点調査】

調査定点

伊万里湾内8定点。(Stn.1~8:図1と表1参照)

② 調査回数

6月下旬~8月下旬にかけて,原則1回/週。

- ③ 調査項目
  - ・多項目水質計による鉛直観測(水温、塩分、クロロフィル蛍光値)
  - ・プランクトン検鏡(0,5,10mおよびクロロフィル蛍光極大層)
  - ・栄養塩分析(0, 5, 10m層のNO<sub>3</sub>-N, NO<sub>2</sub>-N, NH<sub>4</sub>-N, PO<sub>4</sub>-P)

【定点連続観測】

図1および表1のSm.15の養殖筏において実施した。

- ① テレメーター(水温,クロロフィル蛍光値,濁度)によるリアルタイムモニタリング
  ・設置期間:6月~8月(3ヶ月間)
  - ・設置水深:1.5m層,5m層 30分毎にデータを取得し,関係機関に専用WEBサイト上で自動送信。
- 2) 佐賀県海域における赤潮モニタリング(佐賀県玄海水産振興センター)
  - 調査定点
    伊万里湾内6定点程度。(Stn.9~14:図1と表1参照)

② 調査回数

6~8月:週1回程度。

調査項目

(水質) 水温, 塩分, DO, pH, 栄養塩 (NO<sub>3</sub>-N, NO<sub>2</sub>-N, NH<sub>4</sub>-N, PO<sub>4</sub>-P) クロロフィル蛍光値

(プランクトン) 有害赤潮プランクトンの同定・計数

調査層

0, 5, (10), B-1 m (水温,塩分,クロロフィル蛍光値,DO については多項目水質計 による鉛直測定を実施)

- 3)数値モデル等を用いた解析による発生シナリオの検証(九州大学総合理工学研究院) 九州北部海域における海況が有害赤潮発生に寄与した可能性について検証するために、九 州北部(対馬海峡)における海峡予測実験(DREAMS-D)の再解析値または有限体積法沿岸 海洋モデル(FVCOM)を組み合わせたシミュレーション結果および収集された観測結果等を 用いた。
- 4) 伊万里湾 K. mikimotoi 赤潮発生に寄与する外洋海況条件の検討(水産研究・教育機構)

Aoki et al. (2020) によって,春季東部海域の全窒素濃度と M<sub>2</sub>潮汐振幅および春季済州一仮 屋の水位差を用いた直線判別分析による伊万里湾における Karenia mikimotoi 赤潮の予察法が提 案された。春季済州一仮屋の水位差については,夏季の伊万里湾下層水温と正相関であるこ とが示され,夏季の湾内環境の代替指標であったことが分かっている(山砥ら 2022b)。しか し,水位データはリアルタイムに入手することが困難なため,予察の実運用を行うためには, 春季済州一仮屋の水位差に代わる指標が必要となる。よって,春季済州一仮屋の水位差に代 わる湾外環境データの探索を実施した。図2に示す佐賀・長崎県海域の24月の基準層水温・ 塩分値と伊万里湾の K. mikimotoi 赤潮出現の関係性を見るために,大規模・小規模発生年 (100cells/mL以上,15日以上) とその他の年の差をt検定を用いて解析した。なお,長崎県海 域については 2004 年以前のデータは入手できなかった。済州と仮屋の水位は,Permanent Service for Mean Sea level (https://www.psmsl.org) からダウンロードした月平均値を解析に使用し た。環境省水環境総合情報サイトの海域データのうち,有田・伊万里川合流地点,木須・楠 久中間点,久原貯木場,福田・浦ノ崎中間点,湾奥,福島大橋の 6 測点を湾東部とし,年別 春季 (24月) 平均値を解析に使用した。

- (3) 結果および考察
- 1) 植物プランクトンの出現状況

令和4年度調査期間中の伊万里湾における赤潮発生件数は1件で、構成種は K. mikimotoi であった。なお、本節における K. mikimotoi の赤潮の定義については、山砥・石田(2016)に基づく警戒基準値の 500 cells/mL 以上とする。K. mikimotoi の出現状況を、臨時調査の結果を含めて以下に示す。

① K. mikimotoi

令和4年5月2日から9月2日までの K. mikimotoi の水平分布図を図3に示す。また、同 期間における海域別(西部、中部、東部)の K. mikimotoi の細胞密度の推移を図4に示す。 ここで示す細胞密度は、各層及びクロロフィル極大層で採水・検鏡された最高値である。 K. mikimotoiは5月24日に鷹島南部海域で確認(1 cell/mL)された。6月に福島南東部海域で 増殖し(2-16 cells/mL)、7月7日には同海域で着色域が確認され(今回の調査期間における 最高細胞密度27,000 cells/mL)、赤潮を形成した。8月初めには福島北部海域で2,820 cells/mL, 福島南部海域で3,030 cells/mL が確認されたものの、8月8日には湾全体で最高細胞密度32 cells/mL まで減少した。その後,8月中旬から湾全体で再度増殖がみられ,8月17日には福島北東部海域で4,900 cells/mL,8月19日には鷹島南西部海域で1,970 cells/mL が確認される等,湾全域で赤潮化した。8月22日には福島南部海域で8,300 cells/mL と高密度化したが,8月24日には湾全域で1-22 cells/mL まで減少し,8月29日には衰退した。

2) 水質

① 水温

Stn. 1, 7, 10及び 14における令和 4年 6月 6日から 8月 29日までの表層及び底層(B-1 m)の水温の推移を図 5 に示す。表層水温は 22.2~30.5℃,底層水温は 20.3~29.7℃の範囲 で推移した。

2 塩分

Stn. 1, 7, 10 及び 14 における令和 4 年 6 月 6 日から 8 月 29 日までの表層及び底層(B-1 m)の塩分の推移を図 6 に示す。表層塩分は 23.3~34.0, 底層塩分は 31.3~34.4, の範囲で 推移した。

③ DO

Stn. 1, 7, 10 及び 14 における令和 4 年 6 月 6 日から 8 月 29 日までの表層及び底層(B-1 m)の DOの推移を図 7 に示す。表層 DO は 56.9~136.2%,底層 DO は 43.6~102.9%の範囲 で推移した。

DIN

Stn. 1, 7, 10及び 14における令和 4年 6月 6日から 8月 29 日までの表層及び 10 m層の DINの推移を図 8に示す。表層 DIN は 0.00~59.20 µ M, 10 m層 DIN は 0.00~10.17 µ M の範 囲で推移した。

5 PO<sub>4</sub>-P

Stn. 1, 7, 10及び 14における令和 4年 6月 6日から 8月 29日までの表層及び 10 m層の PO<sub>4</sub>-Pの推移を図 9に示す。表層 PO<sub>4</sub>-Pは 0.00~1.25 µ M, 10 m層 PO<sub>4</sub>-Pは 0.00~0.40 µ M の 範囲で推移した。

⑥ 水温 (定点連続水温)

Stn. 15の水深 1.5 m層,5 m層における令和4年6月27日から8月31日までの水温連続 観測結果と、令和2年(赤潮非発生年)の日平均水温を図10に示す。本年の観測結果は、 1.5 m層は24.5~29.9℃(令和2年:23.3~30.1℃),5 m層は24.1~29.7℃(令和2年:22.7 ~28.7℃)の範囲で推移した。

#### 3) K. mikimotoi 赤潮と環境要因の関係

① 気象,海象

令和4年3月上旬から9月下旬までの伊万里の平均気温,降水量及び日照時間の旬別の 推移を図11に示す。令和4年の旬別平均気温は,7.8~29.5℃(平年値8.2~27.9℃)で推移 し,3月中下旬,4月下旬,5月下旬,6月下旬,7月上旬,8月上中旬,9月中旬は平年値 を1℃以上上回った。旬別降水量は,0~270mm(平年値54.9~192.7mm)で推移し,平年値 を大きく下回る旬が半数以上あった。旬別日照時間は,29.4~109.2時間(平年値26.9~77 時間)で推移し,3月上旬,4月上旬,6月下旬,7月上旬に平年値を大きく上回った。

*K. mikimotoi* 赤潮の発生要因としては、小潮期である7月初旬に降水(松浦:7月5日: 24.5 mm)があったことで栄養塩が供給されたことに加え、連吹していた北向きの風が弱ま り、南向きに変わったことで、湾奥側で増殖・集積する環境が整ったと考えられた(図 12)。また、8月中旬以降の赤潮の高密度化の要因としては、8月中旬のまとまった降雨に より低塩分化し、栄養塩が供給されたことが一因と考えられた。

② 水温, 塩分

*K. mikimotoi* 赤潮の発生要因としては、7 月初旬に底層までの水温が 23℃を超え、*K. mikimotoi* の好適増殖範囲(23-27℃)に達したことが考えられた(図5,図13)。また、8月 中旬以降の赤潮の高密度化の要因としては、*K. mikimotoi* の増殖に適した環境から外れつつ あった環境が、8 月中旬のまとまった降雨により、低塩分化したことで、再度 *K. mikimotoi* の増殖に適した環境になったことが一因と考えられた(図6,図13)。

③ DIN, PO<sub>4</sub>-P

*K. mikimotoi* 赤潮の発生要因としては、7 月初旬の降雨により栄養塩が供給されたことが 考えられた。また、8 月中旬以降の赤潮の高密度化の要因としては、8 月中旬のまとまった 降雨により、栄養塩が供給されたことが一因と考えられた(図 8, 図 9)。

④ 有害種と珪藻類の競合

令和4年6月27日から8月29日までの*K. mikimotoi*と珪藻類の細胞密度(全地点平均値)の推移を図14に示す。*K. mikimotoi*が高密度に存在していると,珪藻類が少ない傾向にあり, *K. mikimotoi*と珪藻類は競合関係にあると考えられた。

4) 漁業被害

令和4年7月上旬から8月下旬まで伊万里湾で赤潮が発生し、佐賀県海域で養殖トラフグ、マサバ等に約32,174千円、長崎県海域で養殖クロマグロ、トラフグ等に約3,527千円の漁業被害が発生した。

5) 数値モデル等を用いた解析による発生シナリオの検証(九州大学総合理工学研究院)

K. mikimotoi 赤潮の挙動を再現するには背景場となる物理環境の再現が必要不可欠であり, 発生前には河川流量の増大も見られている。したがって数値シミュレーションで赤潮挙動を 再現・予測するには淡水流入量の高精度推定が必要となる。そこで高解像度沿岸海洋モデル (FVCOM; Chen et al. 2006) に陸域の淡水挙動を再現する降雨流出氾濫モデル (Rainfall-Runoff-Inundation model: RRI, 佐山ら 2013) を組み合わせた領域一体型数値モデル (FVCOM-RRI) を開 発し, K. mikimotoi 赤潮の日周鉛直移動を組み込んだ粒子追跡モデルによる動態再現を試みた。 2012 年に発生した移流型赤潮 (山砥ら 2016) を対象として FVCOM-RRI を適用した結果, 湾内の水温・塩分・密度環境の再現性に改善が確認され,特に河川出水に伴う変動をより高 精度に再現することに成功した。再現された物理環境を基に K. mikimotoi による能動的日周鉛 直移動を組み込んだ粒子追跡実験を行った。図 15 は高島南部に位置する Sta. A および Sta. B に おける細胞数と粒子数変動を示した。粒子数は細胞数と直接比較できるものではないが,そ の変動から鷹島南部において 7 月中旬に確認された赤潮の移流に伴う細胞数の急激な上昇の 再現に成功した。

6) 伊万里湾 K. mikimotoi 赤潮発生に寄与する外洋海況条件の検討(水産研究・教育機構)

24月における佐賀県海域各測点・各水深における水温・塩分値が、大規模・小規模発生年 (100 cell/mL 以上, 15 日以上) とその他の年で異なるか検定(t 検定)した結果(危険率 p 値)を図16に示す。p値が0.1以下であったのは、伊万里湾から遠い測点8-11であった。長崎 県海域の2-3月では五島灘でp値が0.1以下になり、4月では伊万里湾に近い測点7と8の表層 水温でp値0.1以下となった(図17)。4月以降の5月および6月でも、測点7-12で0.1以下と なる測点・水深が多く見つかった。特に6月が顕著で、五島北沖の測点8-12において、0-20m 深水温の殆どが0.1以下であった(図18)。春季済州一仮屋の水位差と本解析で用いた長崎県 海域水温の関係を確認するために、長崎県海域の測点7と8における4月平均表層水温と春季 済州一仮屋の水位差が九州西岸域の水温場を決める一因になっていることが再確認された。

本解析で見出された4月表層水温(長崎県測点7&8),5月0-10m深水温(長崎県測点8),6

月 0-10 m 深水温(長崎県測点 8-12)と春季東部海域の全窒素濃度を用いて、赤潮の小・大規 模発生年とその他の年の直線判別分析を行った(図 20)結果、いずれの判別式も高水温およ び高全窒素という条件で赤潮が発生しやすい傾向にあった。また、4月から6月にかけて赤潮 期に近づくにつれ、誤判別数が徐々に少なくなっていることが確認された。

3 5か年のまとめ

伊万里湾における K. mikimotoi 赤潮の発生機序について整理した(山砥ら 2022a)。

2012 年に発生した移流型赤潮(山砥ら 2016)を対象に FVCOM-RRI を適用した結果,湾内の水温・塩分・密度環境の再現性に改善が確認され,さらに能動的日周鉛直移動を組み込んだ粒子追跡実験では,*K.mikimotoi*赤潮の挙動を再現することができた。

2017年や2019年の大規模 K. mikimotoi 赤潮発生に流れ場による拡散が寄与している事が,流動モデルを用いた計算結果から示された(Aoki et al. 2019)。その発生機序は,湾東部にある福島や鷹島の周辺海域で発生した赤潮が,西向きの風等により駆動された表層西向流によって,湾西部まで移流されたというものであった。また,赤潮を含む表層水が西に移流した際に,下層では東向きの補償流が形成され,湾外の低温・高栄養塩水が湾内に流入していることも示され,その外洋起源栄養塩が赤潮の維持・長期化に貢献したと考えられた。

湾内外の環境因子による伊万里湾の K. mikimotoi 赤潮発生の中長期予察技術を提案した。春季東部海域の全窒素濃度・M<sub>2</sub>潮汐振幅・春季済州-仮屋の水位差・春夏季湾外水温を用いた 直線判別式により、赤潮期前にその発生を予察できることが分かった(Aoki et al. 2020)。

本事業を実施した平成 30 年から令和4年において, K. mikimotoi 赤潮が発生しなかったのは 令和2年のみであった(表2)。令和2年の赤潮非発生の要因については, K. mikimotoi が増殖 を始める4月の気温が例年より低く推移しており,水温が低く推移したことで増殖が抑制さ れた可能性がある(図10)。

平成 29年の K. mikimotoi 赤潮による甚大な漁業被害(約 6.1 億円)を受けたことで,伊万里 湾では,関係者が密に連携する広域共同モニタリング調査が本事業等により強化され,調査 結果は web 等で有機的かつ即時に共有されるようになった。このことが有害赤潮の防除等対 策の効率的実施を促しており,結果として,平成 30年以降,K. mikimotoi 赤潮は頻繁に発生し ているものの,億レベルの大きな漁業被害額は記録されていない。今後も本事業等の取組を 継続実施することが漁業被害の抑制に資するものと考えられる。

#### 引用文献

- Aoki K, Kuroda H, Setou T, Okazaki M, Yamatogi T, Ishida N, Hirae S, Yoshida K, Mitoya Y. Exceptional red-tide of fish-killing dinoflagellate *Karenia mikimotoi* promoted by typhoon-induced upwelling. *Estuar. Coast Shelf Sci.* 2019; 219:14-23.
- Aoki K, Yamatogi T, Hirae S, Yamamoto K, Yoshida K, Muta K. Increased occurrence of red-tides of fish-killing dinoflagellate *Karenia mikimotoi* and related environmental conditions in Imari Bay, Japan. *Regional Studies in Mar. Sci.* 2020; **39**:101470.
- Chen C, Beardsley RC, Cowles G. An unstructured-grid finite-volume coastal ocean model (FVCOM) system. Oceanogr. 2006, **19**: 78-89.
- 佐山敬洋,建部祐哉,藤岡 奨,牛山朋來,田中茂信.大規模洪水氾濫の時空間資源分析に関す る研究.水工学論文集 2013;57: I\_463-I\_468.
- 山砥稔文.九州沿岸に分布する有害渦鞭毛藻 Cochlodinium polykrikoides の生理生態学的研究.長崎県総合水産試験場研究報告 2006; 32: 23-90.

山砥稔文,石田直也. 島嶼海域での低密度赤潮による新たな漁業被害の発生. 「有害有毒プランク

トンの科学」(今井一郎・山口峰生・松岡數充編)恒星社厚生閣,東京. 2016;131-138.

山砥稔文,石田直也,平江 想,杉原志貴,鎌田正幸,西山嘉乃,青木一弘. 2012 年伊万里湾で 発生した有害渦鞭毛藻 Karenia mikimotoi 赤潮の環境特性と養殖トラフグの大量斃死. 藻類 2016;64:94-101.

山砥稔文,津城啓子,山口創一,青木一弘.赤潮の発生シナリオと予察 九州北部海域(伊万里 湾).月刊養殖ビジネス2022a;13:34-40.

山砥稔文,山本佳奈,中島吉洋,梅田智樹,津城啓子,川名拓里,山口創一,青木一弘.1)有害 赤潮プランクトンの出現動態監視及び予察技術開発 オ.九州北部海域.令和3年度漁場環境 改善推進事業「赤潮被害防止対策技術の開発」報告書,赤潮共同研究機関, 2022b;155-165.



表1 伊万里湾における調査定点座標

	緯度経度		
正只留亏	北緯	東経	
1 (城山下)	33°22' 56.64"	129°41' 22.92"	
2(青島南)	33°24' 13.68"	129°41' 18.24"	
3(魚固島南)	33°25' 04.08"	129°42' 32.04"	
4(船唐津沖)	33°24' 18.36"	129°43' 15.24"	
5(浦下沖)	33°24' 42.12"	129°45' 15.48"	
6(初崎沖)	33°25' 13.80"	129°47' 35.52"	
7(山島東)	33°24' 31.32"	129°46' 27.48"	
8 (今福沖)	33°21' 51.12"	129°45' 40.32"	
9(晴気)	33°26' 03.00"	129°48' 16.80"	
10 (阿漕)	33°24' 34.80"	129°49' 55.80"	
11 (大浦浜)	33°23' 47.40"	129°51' 24.60"	
12(波多津)	33°22' 38.40"	129°51' 49.20"	
13 (福島南)	33°21' 03.60"	129°50' 00.60"	
14 (伊万里港入口)	33°20' 21.60"	129°48' 26.40"	
15 (南ヶ崎)	33°25' 02.00"	129°45' 39.00"	

図1 伊万里湾における調査定点(Stn. 15 は連続観測定点)





図3 K. mikimotoiの水平分布(複数層採水による最高細胞密度)







図 12 松浦における風ベクトルの推移