沿岸域における衛星リモートセンシングのための クロロフィル a・SS 同時推定手法の開発

Development of simultaneous estimation model for Chlorophyll and SS in coastal area by Satellite Remote Sensing

学籍番号	47106765
氏 名	比嘉 紘士(Higa, Hiroto)
指導教員	鯉渕 幸生 講師

1. はじめに

内湾の面積は、外洋と比べれば一割程度に しか満たないが、植物プランクトンの増殖に よる一次生産は著しく大きい(才野, 2007). それによって豊富な魚介類が大量かつ効率的 に収穫され、社会的な影響が大きい水域であ る.一次生産量の増減を適切に把握するため には、植物プランクトンに含まれるクロロフ ィルa (Chloropyll-a: Chl-a)の挙動を, その空 間分布も含めて定期的にモニタリングするこ とが望まれている. このような Chl-a のモニタ リングでは、時間的、空間的分解能に優れた 人工衛星によるリモートセンシングは重要な 意義を持つため、現在までに様々なモデルが 提案されている (Gordon ら, 1981, Kishino ら, 1997). これまでの研究では、衛星リモートセ ンシングによる外洋の Chl-a の推定について は研究が進み、その精度の向上が図られてい る.しかし、衛星画像により、内湾の Chl-a を 推定することは現状では困難であり、Chl-aの 時空間分布にすら不明な点が多く、全球の一 次生産量の総量推定や CO2 の吸収量などにも 大きな誤差が生じているといわれている(石 坂, 2001). 内湾の Chl-a 推定が確立されてい ない原因として、外洋と比べて内湾の Chl-a 空 間分布に著しい差違があり、特に高濃度な水 域がパッチ上に分布すること,加えて,浮遊 懸濁物質 (Suspended solids:SS)が高濃度とな り,水面の分光反射率を増減させることが原 因となっている.以上の背景をもとに,本研 究では,現地観測により測定した Chl-a、SS およびリモートセンシング反射率,海水の固 有光学特性の変動を考察することにより,東 京湾の光吸収・散乱特性を明らかにする.ま た,従来の Chl-a 推定モデルにおいて誤差が生 じる要因を明確にし,内湾に適した新しい高 精度 Chl-a 推定モデルを提案する.さらに,開 発した新しい Chl-a 推定モデルを衛星データ に適用し,東京湾における Chl-a 空間分布の挙 動について考察する.

2. 観測方法

現地観測は、図-1 に示す7地点において、 2010年6月から月に一回の頻度で2011年8 月まで実施した.Stn.99は、浚渫窪地となって おり、湾最奥部に位置することから海水交換 が弱いといった特徴がある.お台場、Stn.98、 Sm.1は、荒川や旧江戸川等主要河川の河口部 であることから、河川水による直接的な汚濁 負荷の影響を受けやすい.Stn.8,Stn.97,Stn.13 は、河川水の影響が相対的に小さいといっ た特徴がある.観測地点では、表層の海水を 採水し、SS、Chl-aを測定し、さらに吸収係数 として、有色溶存有機物質(CDOM)、全懸濁 粒子、植物プランクトン、トリプトンを測定 した.また、海上における分光反射率の測定 では、分光放射計(TriOS,RAMSES)を使用し、 海面射出輝度と海面直上の下向き分光放射照 度を測定後、それらの比であるリモートセン シング反射率を算出した.

- 3. 本研究の提案手法
- (1) 推定誤差に着目した Chl-a 補正モデル

従来のリモートセンシングによる Chl-a 推定 モデルは,以下のような式で表される.

 $Chl - a = 10^{a_0 + a_1 X} + a_2 X^2 + a_3 X^3 + a_4 X^4$

ここで,既存の推定モデルにおける係数 a0~a4 と X を表-1 に示す.東京湾を高頻度で 観測可能である人工衛星 Aqua に搭載されて いる MODIS センサーには,OC3 が使用され ており,今回,検証用として使用した.また, X は,人工衛星で使用されている青色域と緑 色域のバンドの比を対数に変換したものであ る.それぞれ青色域の波長は,443~520nmの 間で,反射率の最大値を与えるようになって いる.これらのモデルは,沿岸域のような高 濃度な水域においては,対応することができ ず,SS の影響や高濃度 Chl-a 時に誤差が生じ る.この誤差に着目し,以下のように,推定 誤差を求めた.

(推定誤差)=Chl-a

 $-(10^{a_0+a_1X+a_2X^2+a_3X^3+a_4X^4})$

さらに、計算した推定誤差に対して、波長 350~900nm における 2nm 間隔全てのパターン の 2 波長でのリモートセンシング反射率の比 との相関係数を求め、相関が高くなった二波 長比を探索する. この選択された二波長比を 補正項とし、従来の Chl-a 推定モデルに重回帰



表-1. OC3 アルゴリズムの係数

A1 '4		Cofficient				
Algorithm	Band Ratio (X)	<i>a</i> 0	a 1	a2	<i>a</i> 3	<i>a</i> 4
OC3	$X = log_{10} * (\text{Rrs}443 > \text{Rrs}488)/\text{Rrs}551)$	0.283	-2.75	1.457	0.659	-1.4

式で組み合わせると、以下の式のように表わ すことができる.

(補正モデル) =
$$A_1(10^{a_0+a_1X + a_2X^2+a_3X^3+a_4X^4})$$

+ $A_2(Rrsi/Rrsj) + B$

ここで、A₁、A₂、B を重回帰により決定した
係数とし、Rrs i/Rrs j を補正項とする.上記の
式を沿岸域における Chl-a 推定誤差補正モデ
ルとした.

(2) ISS の推定法

ISS 推定の手法として, ISS に対して, 波長 350~900nm における 2nm 間隔全てのパターン の 2 波長でのリモートセンシング反射率の比 との相関係数を求め, 相関が高くなった二波 長比を探索する.既往の研究によると, 最も 基本的な SS 推定モデルは1波長による推定が 知られている.

しかし,沿岸域の海色は,植物プランクトンの異常増殖,植物プランクトンの種類,陸 域から流入する CDOM, TSS の有機物,無機 物など,様々な要因によって短時間で複雑に





の吸収係数

変化する. そのため, 1 波長の推定式で Chl-a, SS を推定することは極めて困難であるため, 本研究では,二波長比による推定を試みた.

4. リモートセンシング反射率と固有光学特性

リモートセンシング反射率は、Chl-a が増加 すると伴に緑色域 550~600nm 付近の反射率 が減少し,赤色域 670~720nm 付近の反射率が 上昇していた (図-2). これは、赤潮による海 色の変化によるものと考えられる. 図-3 の吸 収係数に着目すると、植物プランクトンの吸 収係数は一般的に緑色域の波長帯において光 吸収は小さいはずであるが, 高濃度 Chl-a 時に は光吸収が増加していた. そのため、緑色域 の反射率が減少していたと考えられる.これ は緑色域の波長の光を吸収する光合成色素を 持った植物プランクトンの増加によるものと 考えられる。CDOM は、低濃度 Chl-a 時と高 濃度 Chl-a 時伴に青色域における光吸収の影 響が大きかったことが判る。このことから、 東京湾における Chl-a 推定では、Chl-a 以外に も CDOM の光吸収が大きく影響し、植物プラ ンクトンの青色域の光吸収特性を利用できな いため、Chl-a 推定が困難であることを示唆し ている. そのため, 沿岸域における Chl-a 推定 モデルの作成では、青色域の波長を省いたモ デルを考える必要がある.

5. 高濃度 Chl-a と ISS の推定可能性

Chl-a 推定誤差と相関のある二波長比を探索 した結果、658/532 が最も推定誤差と相関があ った.この二波長比は、赤潮による海色の変 化による緑色域の反射率の減少と、赤色域の 反射率の上昇の特徴を利用したものであり、 高濃度 Chl-a と関係がある.この二波長比を OC3 アルゴリズムに重回帰式を用いて組み合 わせた結果、Chl-a 推定誤差補正モデルの係数 は、A₁=0.3068、A₂=76.538、B=-38.507 となっ た.作成したモデルと実測の Chl-a との関係を 図-4.に示す.相関係数 R は 0.892 となってお り強い相関関係が認められたことが判る.ま た、ISS の推定では、728nm と 692nm の二波 長比を使用することで、高精度な推定には至 っていないが、推定の可能性を示すことがで



図-4. Chl-a 推定誤差補正モデルと実測 Chl-a との関係

きた(R=0.678).2つの反射率は、純水以外の 物質の吸収の影響を可能な限り避けており、 後方散乱係数との相関が認められた.

6. 衛星データへの適用結果

作成した Chl-a 推定誤差補正モデルを衛星 データに適用した結果を図-5.に示す. 従来の モデルでは推定不可能であった沿岸域に近い 高濃度 Chl-a の箇所が推定可能となり, 30µg/l 以上の赤潮発生箇所を特定できるようになっ た. 従来モデルおよび補正モデルと実測 Chl-a との関係を図-6 に示す. 従来モデルと実測 Chl-a との相関係数は, R=0.495 に対し, 補正 モデルと実測 Chl-a との相関係数は, R=0.851 となっており, 空間分布的に精度が向上した という結果になった.

7. まとめ

本研究では、沿岸域における Chl-a、SS の同 時推定手法を提案するため、現地観測により、 水質調査およびリモートセンシング反射率の 測定を行った.また、東京湾における光学特 性を吸収係数から考察した.さらに、推定誤 差に着目した新しい Chl-a 推定モデルを提案 し、二波長比を用いた ISS の推定について検 討した.その結果、従来モデルに比べ、高精 度な沿岸域の Chl-a 推定が可能となった.





図-5. Chl-a 推定誤差補正モデル適用結果

図-6. 従来モデルおよび Chl-a 推定誤差補

【参考文献】

- 才野敏郎(2007).自動昇降式ブイシステムによる海洋基礎生産モニタリング、沿岸海洋研究,45,1,pp.17-28
- Gordon, H. R. and Clark, D. K (1981). Clearwater radiance for atmospheric correction of coastal zone color scanner imagery, Applied Optics 20, 4175-4180
- Kishino, M., J. Ishizaka, S. Saitoh, Y.Senga and M. Utashima (1997). Verification plan of ocean color and temperature scanner atmospheric correction and phytoplankton pigment by moored optical buoy system, J. Geophys. Res, 102, 197-207
- 石坂丞二 (2001).沿岸域での海色リモートセンシングの 現状と将来、沿岸海洋研究、39,21-26