## 科学研究費助成事業

研究成果報告書



研究成果の概要(和文):砕波によって生成される気泡と流体の乱れは大気 - 海中間の炭酸ガス輸送に寄与し,さらに 炭酸ガスの溶解に伴う海域の酸性化は沿岸域の生態系に影響を与える.本研究では,砕波気液混相乱流の物理機構を考 慮したガス輸送モデルを構築するため、PIV、LIF、Backlightシステムを用いて砕波帯のガス輸送過程を明らかにした 。気泡量が多く、乱れが強い遷移領域では,溶存ガスが瞬時に拡散するためガス濃度の上昇速度は遅い.一方、水深が 浅く乱れが小さいボア領域ではガス濃度が容易に上昇し、高濃度化した溶存ガスが戻り流れによって沖側へ輸送される 。沿岸域の砕波帯では気泡や乱れに加えて、戻り流れがガス輸送に大きく寄与する。

研究成果の概要(英文): In a near-shore wave breaking field, turbulent flow with a number of entrained bubbles enhances CO2 transfer across the air-water interface. In this study, the transport process of dissolved carbon dioxide (DCO2) in a surf zone were investigated in a wave flume using LIF, PIV and LED backlight systems in order to estimate gas transfer velocity on the basis of the physical process of the air-water turbulent flow under breaking waves. DCO2 concentration could not totally increase in the transition region since the strong turbulence extensively diffused the DCO2 in a short time. DCO2 concentration in the bore region increased with time and reached the high level earlier than the transition region. The high concentrated DCO2 in the bore region was transported toward offshore region due to the undertow. The undertow effects on the DCO2 transport process in a whole surf zone in addition to the breaking wave effects, such as the aeration effect and the turbulence flow.

研究分野:海岸工学

キーワード: breaking wave turbulence entrained bubble gas transfer PIV LIF

#### 1. 研究開始当初の背景

沿岸域で生じる波浪の砕波(図-1)は海中 に大量の気泡と大規模渦を伴う強い乱れを 生成し、それらは大気から海中への炭酸ガス (CO<sub>2</sub>)の供給と拡散過程に影響を与えてい る.水中に炭酸ガスが溶解すると酸性度 (pH) が低下するため、近年深刻化する大気中の炭 酸ガス濃度の増加に伴い、海域の酸性化と海 生生物への影響が懸念されている(例えば, orr et al., 2005). したがって, 砕波によって海 中へ輸送される炭酸ガス量を精度良く見積 もることは豊富な生態系を有する沿岸域の 環境変化を予測するうえで重要であり、その ためには砕波の物理機構とガス輸送との関 係を定量的に評価することが必要といえる. しかしながら, 砕波下のような気泡と流体が 混在する極めて複雑な気液混相乱流場のガ ス輸送過程を定量的に評価することは困難 であり、沿岸域におけるガス輸送に関しては 定性的な評価に留まっているのが現状であ る.

一方,外洋における大気—海洋間のガス輸送に関しては地球規模の気候変動や生態環境の将来予測を目的として古くから研究が進められており,多くのガス輸送モデルが提案されている.外洋では強風時に顕著となる風波砕波に伴う水面の乱れ(Komori et al., 1989; Melville, 1996)や海中への気泡混入

(Farmer et al., 1993; Keeling, 1993) がガス輸 送に大きく寄与することが指摘されている 一方,既往の研究ではこれら風波砕波の影響 を海面上 10m の風速(U<sub>10</sub>)をパラメータと するバルクモデルでガス輸送量を評価して いる (例えば, Liss & Merlivat, 1986; Wanninkhof, 1992). 沿岸域では比較的水深が 浅く波浪の浅水変形によって砕波が生じ、さ らにその発達過程は風波砕波とは全く異な るため,風速をパラメータとする外洋のガス 輸送モデルを沿岸域に適用することはでき ない. したがって, 沿岸域におけるガス輸送 量を予測するためには、波浪の浅水変形から 生じる砕波に伴う気泡の生成・輸送と乱れの 発達過程を解明し、これらの物理機構を考慮 したガス輸送過程を定量的に評価すること が不可欠といえる.

#### 2. 研究の目的

本研究では、沿岸域におけるガス輸送量を 評価・予測するための基礎研究として、斜面 を設置した造波水槽内の砕波帯で炭酸ガス 濃度、流速、混入気泡の画像計測を行い、砕 波下の気液混相乱流場におけるガス輸送過 程を明らかにする.

#### 3. 研究の方法

実験は長さ8.1 m,幅0.3 m,高さ0.6 mの 二次元造波水槽で行われた.実験では淡水を 使用し,造波水深を24 cmとした.水槽内に は勾配1:20.8 の斜面が設置されており,入射 波(規則波)は造波板の前面から3.5 mの位



図-1 沿岸域の砕波の様子(a:砕波ジェット着水時, b:海中に混入する気泡群)

置で砕波する.入射波の周期は 1.5 s, 砕波波 高は 13.0 cm, 砕波水深は 13.9 cm, 砕波形式 は Spilling と Plunging の中間形式であった. 座標系は砕波点を原点として,岸方向を x, 水路側壁の一端から水路横断方向を y,静水 面から鉛直上向きをzと定義した.

溶存炭酸ガス濃度,流速,混入気泡の画像 計測では,それぞれ Laser Induced Fluorescence (LIF), Particle Image Velocimetry (PIV), Backlight 法を適用し,全ての画像計測は高速 度ビデオカメラ (8 bit, フレームレート: 250 fps,解像度: 1,000×1,000 pixels)を用いて行 われた.撮影範囲は水平方向 20 cm×鉛直方向 20 cm であり,この撮影範囲を砕波点から x方向に 20 cm ずつ 12 回移動して x = 0~240 cm (水深: 13.9 cm~2.1 cm)の区間を 21.8 秒間撮影した.以下に,各画像計測方法の詳 細を示す.

#### (1) LIFによる溶存炭酸ガス濃度の計測

溶存ガス濃度の計測では、図-2に示すよう に水槽の上面にカバーを設置し、カバー上に 設置したバルブから水槽の気相に炭酸ガス を供給した状態で造波した(気相ガス濃度: 6±1%).液相には蛍光試薬ウラニン(FNa) 溶液を使用した.水槽底面の外側からy = 8 cmの撮影範囲に対してレーザーシート(YAG レーザー,波長:532 nm)を照射し、FNa溶 液の蛍光輝度を撮影した.

炭酸ガス(H<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>)が水中に溶解すると HCO<sub>3</sub>イオンとH<sup>+</sup>イオンに電離するためpH が低下する.また,FNa溶液の蛍光輝度はpH4 ~8の範囲でHCO<sub>3</sub>イオン量と比例するため, キャリブレーションによって蛍光輝度とpH の関係およびpHと炭酸ガス濃度との関係を 得ることにより,蛍光輝度を撮影した画像か ら面的に液相ガス濃度を求めることができ



図-2 LIF 計測の概略図

る.本実験では、蛍光輝度とガス濃度との関係を得るため、造波前に異なるpH・溶存炭酸 ガス濃度の蛍光輝度画像を各撮影範囲で十 数枚撮影した.この作業を行う際には、撮影 範囲の液相に炭酸ガスを直接供給し、空間的 に濃度が一様になるように撹拌した後、撮影 を行った.また、撮影後すぐにFNa溶液を採 取してpHと溶存ガス濃度(全炭酸濃度)を計 測した.得られた画像,pH,ガス濃度をもと に、各画素の蛍光輝度とガス濃度との関係式 を以下の式から求めた.

### $C = \alpha I^{\beta} + \gamma$

ここで、Cはガス濃度、Iは蛍光輝度、 $\alpha$ 、 $\beta$ 、 $\gamma$ は最小二乗法で決定される各画素固有の係数である. 造波後の溶存ガス濃度は各画素の蛍光輝度の値と各係数を上式に代入することで求められる.

造波中,気泡界面からのレーザー反射光 (波長:532 nm)を捉えずに,FNa溶液のレ ーザー励起光(波長:580 nm以上)のみを撮 影するため,カメラレンズ前面に透過波長 570 nm以上の光学フィルターを設置した.

計測はキャリブレーション時を含めて気 温16.0~17.5℃,水温13.0~14.5℃の条件で行 われた.また,造波を始める前に液相のエア レーションを行い,液相ガス濃度を20 mg/L 以下に低下させた状態で造波を開始した.

#### (2) PIVによる砕波乱流計測

PIVによる流速の計測では,撮影領域, レ ーザーシート照射位置,高速度ビデオカメラ の設定はLIF計測と同一とした.水槽液相に 赤色蛍光塗料で着色した比重1.02の中立粒子 を散布して、レーザーシート内の赤色励起光 (波長:630 nm以上)を撮影した.カメラレ ンズ前面にはLIF計測で使用した光学フィル ターを設置することにより,中立水粒子から のレーザー励起光のみを撮影した.撮影後, FFT相関法によるPIV解析を行い,空間分解能 3.2 mmの流速分布を求めた. 撮影は1地点で 16回繰り返し行い、アンサンブル平均ベース の流速と乱れエネルギーを求めた. なお, PIV計測では、砕波点から10 cm間隔で容量式 波高計を設置して、画像撮影と同時に水位変 動も記録した.



図-3 波浪の通過に伴い変化する(a)水位,トラフレベル以下の(b)(c)(d)(e)流速と乱れエネルギー,(f)(g)(h)(i)気泡混入指標,(j)(k)(l)(m)液相ガス濃度

#### (3) Backlight法による気泡の可視化計測

Backlight法による混入気泡の可視化計測で は、水槽側壁の外側に赤色LEDパネルを設置 して、両側壁間を通過する混入気泡のバック ライトイメージを撮影した.カメラの設定は LIF, PIV計測と同一であり、y = 8 cmの鉛直 平面に焦点を合わせた.バックライトイメー ジでは気泡が存在する領域の画像輝度が気 泡通過前よりも低下するため、造波前に撮影 した画像の輝度を基準として輝度の低下率 から気泡混入量の目安となる値(以下,気泡 混入指標と称す)を求めた.

- 4. 研究成果
- (1) 砕波帯における流速,気泡混入指標,液 相ガス濃度の時空間変動特性

図-3は波浪の通過に伴って変化する水位, トラフレベル以下の流速,乱れエネルギー, 気泡混入指標,液相ガス濃度を示している.



図-4 (a)水平流速,(b)鉛直流速,(c)乱れエネルギー,(d)
気泡混入指標の時間平均値(10波の時間平均値)

砕波後,砕波ジェットがx = 40 cm付近に着水 する様子が確認された.その後,砕波ジェッ トの着水を繰り返しながら波浪は進行し,そ の過程において, $x = 60 \sim 140 \text{ cm}$ 付近(遷移 領域)で比較的強い乱れが生成され, $x = 140 \sim 240 \text{ cm}$ 付近(ボア領域)では乱れが十分に 発達する様子が確認された.

遷移領域では,波峰通過後に強い乱れエネ ルギーと多くの気泡が水面から底面方向に 輸送される.底面方向に輸送される気泡や乱 れは気相から液相深部への直接的なガス輸 送に寄与しており,図-3(m),x=100 cmと140 cm付近ではその様子が明確に捉えられてい る.このような液相深部へのガス輸送は遷移 領域においてほぼ全ての波浪来襲時に確認 された.液相に供給されたガスは強い乱れの 影響を受けて瞬時に拡散し,その一部は波逢 通過後に発達する戻り流れによって沖側へ 輸送される.そのため,気泡や乱れによる直 接的なガス輸送をほとんど期待できない砕 波点から砕波ジェット着水点付近の深部に おいてもガス濃度が増加する.

ボア領域では、波逢通過後にトラフレベル 以下のほぼ全ての水深でガス濃度が上昇す る.気泡混入強度と乱れエネルギーの値は小 さいけれども、水深が浅く、さらに乱れによ る拡散が生じにくいため、ガス濃度が容易に 上昇する.

# (2) 流速,気泡混入指標,液相ガス濃度の時間平均値

図-4は水平流速,鉛直流速,乱れエネルギー,気泡混入指標の時間平均値(10波分)を示している.また,図-5は液相ガス濃度の1 波ごとの時間平均値を示している.ガス濃度 は時間の経過に伴い,底面付近から徐々に増加し,とくに,ボア領域では他の領域よりも 速く濃度が増加する.ボア領域から遷移領域 の底面付近では10 cm/s以上の比較的強い負 の流速(戻り流れ)が生じる.図-3では,遷 移領域において気相から液相に供給された





ガスが沖側深部へ輸送されていることを示 したが、戻り流れの強さと分布を考慮すると、 ボア領域で高濃度化した溶存ガスも沖側深 部のガス濃度の増加に寄与していると考え られる.また、遷移領域よりも沖側では1 cm/s 程度の鉛直流速が生じる.岸側から底面付近 を経由して沖側深部に到達したガスはこの 鉛直流速により時間をかけて水面方向へと 輸送されると考えられる.これまで示した結 果より、砕波帯全体のガス輸送を評価・予測 する際には、気泡や流体の乱れによる気相か ら液相への直接的なガス輸送に加えて、底面 付近で発達する戻り流れのガス輸送への寄 与を評価することが重要であることを明ら かにした.

本研究で得られた成果を以下にまとめる. ①気泡混入量が多く,強い乱れエネルギーが 生じる遷移領域では,気相から液相へのガス 輸送が活発であると同時に乱れによる拡散 が瞬時に行われるため,ガス濃度は容易に上 昇しない.

②ガス濃度が顕著に上昇するのは水深が浅 く乱れエネルギーが比較的小さいボア領域 である.

③ボア領域から遷移領域の底面付近では比較的強い戻り流れが発達し、ボア領域で高濃度化した溶存ガスと遷移領域で液相に供給されたガスはこの戻り流れによって沖側へと輸送される.さらに、沖側砕波点付近に到達したガスは緩やかな上昇流によって水面方向へ運ばれる.

④砕波帯全体のガス輸送を評価・予測する際には、気泡や流体の乱れによる気相から液相への直接的なガス輸送に加えて、底面付近で発達する戻り流れのガス輸送への寄与を評価することが重要といえる。

5. 主な発表論文等

〔雑誌論文〕(計7件)全て査読有

- <u>大塚淳一</u>,渡部靖憲,田代晃基,大山高 弘,猿渡亜由未来,山田朋人:風波砕波 下の飛沫と気泡の同時画像計測,土木学 会論文集 B2(海岸工学), Vol.70, No.2, I 41-I 45, 2014
- 渡部靖憲,田代晃基,<u>大塚淳一</u>,大山高 弘,山田朋人:風波下の高速表面水温計 測による波面を通じた熱輸送の変調の 解析,土木学会論文集 B2(海岸工学), Vol.70, No.2, I\_56-I\_60, 2014
- ③ 内山雄介,松川大佑,神吉亮佑,馬場康之,森信人,水谷英朗,渡部靖憲,大塚 <u>淳一</u>,山田朋人,猿渡亜由未,二宮順一: 紀伊半島田辺湾湾口部における海水交 換特性に関する研究,土木学会論文集 B2(海岸工学),Vol.70,No.2, I\_446-I\_450,2014
- ④ 馬場康之,水谷英朗,久保輝広,内山雄 介,森信人,渡部靖憲,大塚淳一,山田 朋人,猿渡亜由未,二宮順一:台風通過 に伴う田辺湾湾口部における海水温変 化について,土木学会論文集 B2(海岸 工学), Vol.70, No.2, I\_476-I\_480, 2014
- 小窪一毅,中山恵介,新谷哲也,大塚淳 一,渡部靖憲,柿沼太郎,駒井克昭,清 水健司:異なる斜面勾配における内部ケ ルビン波の砕波により誘起される流れ, 土木学会論文集 B3(海洋開発), Vol.70, No.2, I\_193·I\_198, 2014
- (6) <u>Otsuka, J.</u> and Watanabe, Y.: Chara cteri-stic time, length and velocity s cales of t-ransverse flows in the sur f zone, CoastalEngineering Journal, Vol.57, pp.1-22, DOI: 10.1142/S05785 63415500060, 2015
- ⑦ <u>大塚淳一</u>,渡部靖憲,砕波乱流下における炭酸ガス濃度の時空間変動特性,土木学会論文集 B2(海岸工学), Vol.72, No.2, 2016

〔学会発表〕(計6件)

- <u>大塚淳一</u>,風波砕波下の飛沫と気泡の同時画像計測,第61回海岸工学講演会, 2014年11月,愛知県名古屋市
- 田代晃基(<u>大塚淳一</u>),風波下の高速表 面水温計測による波面を通じた熱輸送 の変調の解析,第61回海岸工学講演会, 2014年11月,愛知県名古屋市
- ③ 松川大佑 (大塚淳一),伊半島田辺湾湾 口部における海水交換特性に関する研 究,第61回海岸工学講演会,2014年11 月,愛知県名古屋市
- ④ 馬場康之(大塚淳一),台風通過に伴う 田辺湾湾口部における海水温変化について,第61回海岸工学講演会,2014年 11月,愛知県名古屋市
- 小窪一毅(<u>大塚淳一)</u>,伊半島田辺湾湾 口部における海水交換特性に関する研 究,第39回海岸工学講演会,2014年6 月,新潟県新潟市
- ⑤ <u>大塚淳一</u>,砕波乱流下における炭酸ガス 濃度の時空間変動特性,第 63 回海岸工 学講演会,2016 年 11 月,大阪府大阪市
- 6. 研究組織
- (1)研究代表者
- 大塚 淳一(OTSUKA JUNICHI) 国立研究開発法人土木研究所・寒地土木研 究所・研究員 研究者番号:50540556