東海大学海洋研究所研究報告 第41号(2019) 45~53頁 Bull. Inst. Oceanic Res. & Develop., Tokai Univ. (2019), 41, 45-53 技術報告 (Technical Report)

# 2017年の駿河湾奥の流況

# - 駿河湾フェリー定期航路における流動観測より -

勝間田 高明<sup>1)</sup>\*・仁木 将人<sup>2)</sup>・田中 昭彦<sup>1)</sup>・丹 佑之<sup>1)</sup>・高嶋 恭子<sup>3)</sup>・高橋 大介<sup>4)</sup>・ 福田 厳<sup>5)</sup>

# The Current of the Inner Part of Suruga Bay in 2017 - The Current Observation by Using Acoustic Doppler Current Profiler (ADCP) Mounted on the Suruga-wan Ferry –

Takaaki Katsumata<sup>1)</sup>, Masato Niki<sup>2)</sup>, Akihiko Tanaka<sup>1)</sup>, Hiroyuki Tan<sup>1)</sup>, Kyoko Takashima<sup>3)</sup>, Daisuke Takahashi<sup>4)</sup>, Gen Fukuda<sup>5)</sup>

# Abstract

The measurement with an Acoustic Doppler Current Profiler (ADCP) mounted on the Surugawan ferry was performed in the inner part of the Suruga Bay to monitor current variations. We analyzed the current data on the crossing line, i.e., the cruise path of Suruga-wan ferry from the

1)	東海大学 清水教養教育センター 〒 424-8610 静岡県静岡市清水区折戸 3-20-1
	Liberal Arts Education Center, Shimizu Campus, Tokai University. 3-20-1 Orido, Shimizu-ward, Shizuoka 424-8610,
	Japan
2)	東海大学 海洋学部 環境社会学科 〒424-8610 静岡県静岡市清水区折戸 3-20-1
	Department of Environmental and Societal Affairs, School of Marine Science and Technology, Tokai University. 3-20-
	1 Orido, Shimizu-ward, Shizuoka 424-8610, Japan
3)	東海大学 海洋学部 航海工学科 航海学専攻 〒 424-8610 静岡県静岡市清水区折戸 3-20-1
	Department of Navigation and Ocean Engineering, School of Marine Science and Technology, Tokai University. 3-20-1
	Orido, Shimizu-ward, Shizuoka 424-8610, Japan
4)	東海大学 海洋学部 海洋地球科学科 〒 424-8610 静岡県静岡市清水区折戸 3-20-1
	Department of Marine and Earth Science, School of Marine Science and Technology, Tokai University. 3-20-1
	Orido, Shimizu-ward, Shizuoka 424–8610, Japan
5)	東京海洋大学 海洋工学部 海事システム工学科 〒135-8533 東京都江東区越中島 2-1-6
	Department of Maritime Systems Engineering, Faculty of Marine Technology, Tokyo University of Marine Science
	and Technology, 2–1–6 Etchujima, Koto-ku, Tokyo, 135–8533, Japan

e-mail: umigaeru@tsc.u-tokai.ac.jp(勝間田高明 / Corresponding author: Takaaki Katsumata) (2019 年 7 月 13 日受付)

Shimizu Port to the Toi Port, at the head of the Suruga Bay in 2017. The boundary conditions at the Bay head and the middle of the Suruga Bay, in a layer less than a depth of 100 m was clarified by the annual mean and the monthly mean of the measured current data. The sea water flux which crosses the observed-line was -0.508 cm/sec, i.e., outward from the bay head, in 8 m to 100 m layer, for 7 months from the May to the November 2017. The inflow was predominant in the eastern part, but the outflow was predominant in the western part of the Suruga Bay.

# 1. 序 論

駿河湾は本州南岸に位置する開放性海湾で、そ の沖合には黒潮が東向きに流れている。北大西洋 の湾流とは異なり黒潮は大蛇行流路を持つことも 知られており、流路変動が空間的に大きい。とく に駿河湾の沖合海域を含む紀伊半島沖から房総半 島沖合にかけて空間振幅が大きいことが知られて いる(増沢, 1965). そのため、黒潮流路が同海域 のシラス漁業やサクラエビ漁業に大なり小なり影 響を与えていることが知られ,湾奥での黒潮系外 洋水流入の監視が求められている(杉本ほか、 2009; Tanaka et al., 2011; Katsumata, 2016). さ らに駿河湾奥から湾口西部沿岸にかけては狩野 川,富士川,安倍川,そして大井川といった大河 川が注いでおり大量の淡水の供給がなされている。 これらの河川水の挙動も漁業や海況に大きな影響 を与えている (仁木ほか, 2011; Tanaka et al., 2009) そこで東海大学海洋研究所と東海大学海 洋学部は、株式会社エスパルスドリームフェリー の協力の下に駿河湾フェリーの航路において多層 音響ドップラー流速計 (Acoustic Doppler Current Profiler 以下 ADCP と省略する) を用いた流 動観測を2008年から開始し、現在も継続実施中 である(たとえば、仁木ほか、2009;仁木ほか、 2014; 勝間田ほか, 2018; 勝間田ほか, 2019). 水 深の深い駿河湾において流動観測の実施は困難を 伴うため、継続的に行われた観測の結果は、非常 に貴重であり、駿河湾において行われている物理 学的研究のみならず生物学的、化学的な観測にお いても参考資料となりえると考えられるため、本 研究報告の場を借りて例年と同様に年間の湾奥海 象状況を報告する.

## 2. データ

#### 2.1 フェリーの運航及び設置機器と設定

駿河湾フェリーは清水土肥間を1日4往復する. 片道1時間5分であり,始発は清水港発8時,最 終便の到着時刻は清水港着18時25分である.駿 河湾フェリー「富士」の船底に取り付けた ADCP は Teledyne RD Instruments 社製のワークホース ADCP (300 kHz 仕様)である.また船上部にはベ クター社製の GPS アンテナ (Crescent V100-DGPS)を測位および船速把握の目的で取り付け た.流動の計測および記録は,はフェリーに設置 した ADCP の音響開口部から約100 m 深 (条件に よっては最大で約150 m 深)までを,層厚4 m 間 隔で連続的に行った.ただし ADCP のトランス デューサーから最初の観測層までは約8 m のブラ ンクがある.すなわち観測の第1層は船の喫水に 依存するがおよそ8 m から10 m 深である.

#### 2.2 データ処理

2017 年 5 月 から 11 月 までに 得られた 駿河湾 フェリーの定期航路(清水-土肥)のデータを使 用した、なお1月から4月までおよび12月は機器 不良のため欠測である。測定されたデータは、取 り付け誤差および偏角の補正 (ミスアライメント 1.65) を行い, 4ビームで計測した場合の有効デー タの割合が60%以上のものを使用し、時間間隔60 秒にて前処理を行った。東経138度30分0秒か ら東経138度47分0秒を30秒間隔(34区間)で 区切り,南北方向(北向き正)および東西方向(東 向き正)の流速について、平均値を算出した、本 報告で使用したのは年平均として2017年の全観 測データ,月平均として各月の全観測データ,お よび日平均として確実に取得された全データをそ れぞれ平均した.従って、欠航日の日平均流は算 出しなかった。潮流、すなわち流動の潮汐周期変

2017 年の駿河湾奥の流況



Fig. 1. The cross section of 7 month mean current along the path of Suruga—wan ferry cruise in 2017. The panel a) indicates the meridional current speed, and panel b) indicates the zonal current speed.

動成分はフィルタリングや調和解析など特別な手 法による除去はぜず単純に当日の全データの平均 値を日平均流とした.

## 3. 観測結果

# 3.1 流動の年平均

駿河湾フェリーを用いて観測した 2017 年 5 月か ら 11 月までの全期間 (約 7 ヶ月) 平均流動の断面 を Fig. la) および b) に示す. 各図の縦軸は水深 [m] を表し, 横軸は航路上での経度 [°]で, 流動の 深度-航路断面となっている. Fig. la) は南北成 分流速で Fig. lb) は東西成分流速の図である. ま た各カラーバーは赤がそれぞれ北向き流 (Fig. la)) と東向き流 (Fig. lb)), 青は南向き流 (Fig. la)) および西向き流 (Fig. lb)) である.

年平均流の南北成分(Fig. la))に注目すると,

138° 37′ あたりを境にして大きな節が見られ東側 海域では湾奥への流入傾向を示す北向き流が卓越 し西側海域では流出傾向を示す南向き流が卓越す る.流出入のコアは20m以浅に存在するが最下 層の100m層付近でも表層と同様の方向を持つ順 圧的な構造である.一方で、フェリー航路の両岸 付近では流向が反転している.清水港寄りの138° 31′ 付近は最上層から水深20m層付近まで鉛直方 向に一様に北向きの流れがみられる.これは清水 港が北東方向に湾口を開いていることを考えると 清水港からの流出を示している.土肥寄りの138° 46′ 付近は南向きに流向が代わっており、土肥周 辺に反流が形成されている.

年平均流の東西成分 (Fig. lb)) に注目すると, 表層から 40 m 層までは 138° 37′ 付近を境として東 側海域は東向流が卓越し,西側海域は西向き流が 卓越する.また 40 m 以深に関しては東向流と西



Fig. 2. The Stick diagram of the whole layer and 7 month measuring period mean current in 2017. An arrow indicates a magnitude and a direction of the averaged current in each area.



Fig. 3. The cross section of monthly mean current along the path of Suruga—wan ferry cruise in 2017. The panels a) indicate the meridional current speed, and panels b) indicate the zonal current speed. unit: cm/sec

area	range in longitude	averaged meridional current (cm/sec)	number of data: n
1	138:32'30" - 138:33'00"	-1.026	50507
2	138:33'00" - 138:33'30"	-4.240	67330
3	138:33'30" - 138:34'00"	-4.551	63810
4	138:34'00" - 138:34'30"	-4.758	64162
5	138:34'30" - 138:35'00"	-4.768	62335
6	138:35'00" - 138:35'30"	-4.428	63689
7	138:35'30" - 138:36'00"	-4.405	63790
8	138:36'00" - 138:36'30"	-3.790	62299
9	138:36'30" - 138:37'00"	-3.125	63397
10	138:37'00" - 138:37'30"	-2.933	62346
11	138:37'30" - 138:38'00"	-1.879	63109
12	138:38'00" - 138:38'30"	-1.355	62267
13	138:38'30" - 138:39'00"	-0.699	62278
14	138:39'00" - 138:39'30"	0.092	63453
15	138:39'30" - 138:40'00"	0.612	62375
16	138:40'00" - 138:40'30"	1.186	61802
17	138:40'30" - 138:41'00"	1.557	64260
18	138:41'00" - 138:41'30"	2.014	63008
19	138:41'30" - 138:42'00"	2.464	62438
20	138:42'00" - 138:42'30"	2.847	63602
21	138:42'30" - 138:43'00"	2.814	63277
22	138:43'00" - 138:43'30"	2.907	63713
23	138:43'30" - 138:44'00"	2.949	64300
24	138:44'00" - 138:44'30"	2.252	65491
25	138:44'30" - 138:45'00"	2.951	68165
26	138:45'00" - 138:45'30"	2.526	71253
27	138:45'30" - 138:46'00"	1.057	74852
Whole	138:32'30" - 138:46'00"	-0.508	1723308

 Table 1
 The meridional current averaged for whole layer and 7-month mean at the 27 areas along the path of the Suruga-wan ferry cruise in 2017.

向き流の反転する地点が深度を増すごとに西に移 動し最下層の100mでは138°34′となる.以上の ことから138°34′から138°37′にかけての東西流 に関しては上層と下層では流向が反対の構造を持 つ事がわかる.

清水港沿岸や土肥港沿岸を除いたフェリー航路 (138°32′00″から経度30″間隔で138°45′30″まで) を27区間に分割し,先の年平均結果から,全観 測層を平均した区間平均を算出した(Table 1). Fig. 2 は区間ごとに算出した全期間(約7ヶ月)全 層平均流動をベクトルで示したスティックダイア グラムである.図中の上向きの矢印は北向きの流 れを示し,矢印の長さは流速の大きさを示す.清 水寄りから数えて12番目の区間と13番目の区間 の間 (138°38′あたり) で湾奥への流出入が分かれ ており,土肥寄りの航路区間 (13番目以降) では 流入が見られ,清水寄りの航路区間 (12番目以 前)では湾奥からの流出が現れている.

フェリー航路断面の2017年5月から11月の 7ヶ月間,全層を単純に全平均すると-0.508 cm/ secの流出となり湾奥とその外との海水フラック スは流出が支配的である(Table 1). 湾奥への河 川水の流入などや湾口を経由しての黒潮系外洋水 の出入りを考える上で,湾奥での実測の海水フ ラックスは非常に重要である.本流動観測では, 表層の100 m 以浅に限られるが2017年の観測の ある全期間の平均海水フラックスを得ることがで きた.フェリー航路の水位は,大きな経年変化は 2017年の駿河湾奥の流況



Fig. 4. Time series of daily mean current along the path of Suruga—wan ferry cruise in 2017. The panel a) indicates the meridional current speed, and panel b) indicates the zonal current speed.

持たないと考えられ,湾奥向きの海水のフラック スと湾口もしくは湾外向きの海水フラックスは, ほぼ平衡を保っているはずであることから,この 7ヶ月間においてフェリーを用いた流動の観測層 よりも下層もしくは表面の8m以浅では負のフ ラックスすなわち流入傾向となっていることが推 測される.

#### 3.2 流動の月平均

2017年5月から11月までの各月平均を行った 南北成分流動および東西成分流動の深度 – 航路断 面図を Fig. 3 に示す. 軸やカラーバーは Fig. 1 と 同様で左側 (Fig. 3a) が南北成分である。各月の ラベルすなわち May, Jun,…の下にはその月の平均 を計算する上で使用した日平均の数をnで示して いる たとえば5月 (May)の下にはn=19とあり. 5月の平均流は19日分の日平均流から算出された ということがわかる。ドック入りや機器トラブル のために欠測がちとなってしまった5月(n=19) には注意が必要である。また同様に機器トラブル のため欠測がほとんどの12月(n=5)は月平均流 としては不適なため議論から外す。南北成分の各 月平均は全体的に年平均の深度-航路断面図と同 様な傾向を持っており清水港寄りの西部で南向き の流れ(流出)となり土肥港寄りの東部で流入を 示す。5月から8月にかけての約4ヶ月間は流入 が強くなり湾全域を覆い、流出は西部沿岸のごく 表層に限られている。逆に9月から11月にかけて は湾東部の流入が弱まって全域で流出傾向とな る.

東西成分においては,各月平均は全体的に年平 均の深度-航路断面図と同様な傾向を持ち,湾の 東部で東向き,湾の西部で西向きの成分が卓越す る (Fig. 3b).

### 3.1 日平均流を用いた航路-時間断面

2017年1月から12月まで(1月から4月,12月 は欠測が多い)の日平均流動の南北成分および東 西成分の最上層流動時系列を航路-時間断面図と してFig.4a)およびb)に示す.1月はドック期間, 2月から4月は機器不良のため欠測が続いた.図 中に台風の接近や気象擾乱の発生を時間軸に対し て矢印で示す.ラベルには例えば「T05」の様な 略記号を用いた.CFはCold Front:寒冷前線, T05 は 2017 年の台風 5 号を表している. 8 月から 10 月にかけては台風 5 号, 18 号, 21 号および 22 号 (T05, T18, T21, T22)の接近や上陸があっ た (Fig 4). その他の短い欠測期間は,台風など 低気圧の通過に伴う海況依存の欠航である. 台風 通過などの強風および大量降雨のイベント発生後 には湾奥の西岸に強い南向きの流出が発生するの が分かる (Fig. 4 左図中の青い領域).

#### 考察および結論

#### 4.1 2015年や2016年の流況との比較

2017年の年平均流 (7ヶ月平均)の南北成分の 空間構造は 2015 年および 2016 年の結果 (勝間田 ほか、2018; 勝間田ほか、2019) とほぼ同じであっ た。年変動の東西成分の空間構造は2015年や 2016年に比べて東向流と西向流の反転地点もほと んど変わらない。また全期間(約7ヶ月間)全層平 均流動のスティックダイアグラム図の流入流出の 変換点も 2015 年や 2016 年と同程度の位置である. また 2016 年は 2015 年に比べて各点での流量の振 幅が増大していたが2017年は再び振幅が減少し ていた。全期間全測点全層平均の南北平均流は -0.508 cm/sec と 2015 年の 0.458 cm/sec や 2016 年 の 0.929 cm/sec に比べて向きが逆転している。以 上のような若干の空間構造の差異は認められるが 全体的には2015年や2016年と似た空間構造で あったが、海水のフラックスが逆で流出方向で あった.

過去の研究(Inaba 1981)では湾奥海域に関し ては本報告と同様に反時計回りの環流の卓越を 10 m 層の15日平均流から見いだしている.また 稲葉(1988)は、黒潮流軸位置により湾口海域の 流動パターンが支配される一方で、湾奥では常に 反時計回りの環流が卓越していると考察した.こ れに対し、本報告では同様な反時計回りの循環流 を観測するとともにその鉛直構造が少なくとも 100 m の厚みを持つことが判明した.さらに反時 計回りの循環流は季節内変動を持っていた.

本報告の主要な結論を以下に示す.

(1) 駿河湾フェリー航路に沿った海域における表層100m以浅の南北方向の海水フラックスは年平均で南向きに0.508 cm/secの流

出である.

- (2) 年平均流の南北成分の鉛直構造はほぼ一様であるが、水平構造は湾の中央部に節を持ち東側で流入、西側で流出が見られ反時計回りの循環を示唆する。
- (3) 月平均流からは、年平均と同様な少なく とも100mの厚みを持った反時計回りの循 環がみられるが季節内変動も見られて循環 が季節により強弱する様子が見られた。
- (4) 日平均流の時系列からは、台風などの気 象擾乱後に湾西部沿岸に岸に沿う南西向き の強流が発生することがわかった。

## 謝辞

本観測は、株式会社エスパルスドリームフェ リー様、一般社団法人ふじさん駿河湾フェリー様 の協力のもと実施しています.また、東海大学海 洋研究所が中心となり、海洋研コアプロジェクト (2006~2008年度)、文部科学省科学研究費(2006 ~2008年度)により観測システムを設置しました. その後、東海大学連合後援会助成(2009~2010 年度)や文部科学省教育 GP(2008~2010年度)、 海洋研究所予算(2015年度以降)等のサポートに より継続しています.協力していただいた皆様へ 心から感謝の気持ちと御礼を申し上げたく、謝辞 にかえさせていただきます.

#### 引用文献

- Inaba, H. (1981) : Circulation pattern and current variations with respect to tidal frequency in the sea near the head of Suruga Bay. J. Oceanogr. Soc. Japan, 37, 149-159.
- 稲葉栄生 (1988): 駿河湾の海洋環境,水産海洋研究会報,52, 236-240.
- Katsumata, T. (2016) : Generation of periodic intrusions at Suruga Bay when the Kuroshio follows a large meandering path, Continental Shelf Research, 123, 9-17, doi:10.1016/j. csr.2016.04.005.
- 勝間田高明・仁木将人・田中昭彦・丹佑之・高嶋恭子・福田厳 (2019):2016年の駿河湾奥の流況 一駿河湾フェリー定期航 路における流動観測より一,東海大学海洋研究所研究報告, 40,32-41.
- 勝間田高明・田中昭彦・丹佑之・仁木将人(2018):2015年の駿 河湾奥の流況 一駿河湾フェリー定期航路における流動観測 より一, 東海大学海洋研究所研究報告, 39, 27-35.
- 増沢譲太郎(1965):黒潮流速の季節変化の一資料,海洋学会誌, 21 (3),117-118.
- 仁木将人・勝間田高明・杉本隆成・萩原直樹・古島靖夫(2009): 夏季における急潮の進入にともなう大振幅内部波の発生生, 海岸工学論文集 B2, 56, 431-436.

- 仁木将人・杉本隆成・勝間田高明・坂口央(2011):富士川河川 系水の沿岸域での挙動に関する現地観測-河川水の広がりに 対する残差流の影響,土木学会論文集 B2, 67, 2, 346-350.
- 仁木将人・勝間田高明・杉本隆成(2014):定期船ADCPデータの調和解析による潮流推定に関する一考察,土木学会論文集 B2, 70, 2, 486-490.
- 杉本隆成・澤本彰三・仁木将人・三澤宣彦(2009): サクラエビの加入量変動機構の研究について,月刊海洋,41,115-121.
- Tanaka, K., Y. Michida, T. Komatsu, and K. Ishigami (2009) : Spreading of river water in Suruga Bay, Journal Oceanography, 65, 165-177, https://doi.org/10.1007/s10872-009-0016-x.
- Tanaka, K., T. Komatsu, Y. Michida, and S. Saitoh (2011) : A numerical study on the transport of eggs and larvae of Sergia lucens in Suruga Bay, Japan, Fisheries Oceanography, 20: 206-218, doi:10.1111/j.1365-2419.2011.00580.x.