両端を突堤で囲まれたカスプ地形を有する砂浜海岸における離岸流の動態把握について

水工学研究室 江尻義史

指導教員 犬飼直之

細山田得三

1. はじめに

離岸流は波浪場で形成され,海岸波動の非線形性によって岸側に輸送された海水が局所的な地点において沖へ 戻る際に形成される強い流れである.しかし,振動流場内 にあり,実際には見極めが困難であることが水難事故発 生の原因でもある.離岸流の研究では,西ら¹¹は宮崎県青 島海岸において小型フロートでの漂流観測より離岸流発 生箇所の特定が可能であることを示した.また,日野²¹は、 波の代表的な緒言や平均的な海浜地形勾配などの条件を 入力すれば,その条件下で発達する離岸流の形状や地形 変形を予測する手法を示した.

ところで、海上保安庁 3によると全国でマリンレジャー に関する海浜事故による事故者数は毎年800人前後であ り、平成26年度では発生した海浜事故に遭った事故者数 803人のうち、約34%が遊泳中の事故者である. 犬飼ら4) が新聞記事の情報をまとめた結果によると、新潟県沿岸 域でも夏季において海浜事故は発生しており、特に新潟 市周辺の海岸での事故が多く、そのうちの半数近くが離 岸流に関連する事故が多く発生している可能性を示した. ところで、新潟県内では広大な砂浜をもつ海岸は少なく、 突堤や離岸堤などが多く設置されている.しかし,突堤近 くの海水浴場で海水浴客が沖に流される海浜事故の発生 が多いことから,こういった海域での海浜流の状況を把 握し、発生予測が可能となることは事故防止対策の為に も重要であると考えられる. そこで本研究では、新潟県に 多く見られるカスプ地形を有する砂浜海岸の近くに突堤 が設置されている海岸を対象に、カスプ地形および突堤 の2つの要因の影響を受ける海浜流の流況を把握し知見 を得ることで、水難事故防止の技術向上に資することを 目的とした. そのために, この特徴を有する海岸で離岸流 の調査を行い、その地形や海象条件に合わせた数値実験 で調査時の離岸流を再現し、現場付近の流況パターンを 把握した.

2. 離岸流の現地調査

2.1. 調査海岸の概要および調査海岸での事故発生状況

犬飼ら ⁴によると新潟県内で離岸流が原因と考えられ る海浜事故が多いのは、新潟市周辺では新潟東港周辺で あることから、図1に示す新潟県北蒲原郡聖籠町網代浜



図1 調査海域(網代浜海水浴場および藤塚浜海水浴場)位置



図2 波高別波向頻度表および離岸流事故発生件数(7月) (新潟市周辺海域),()内は網代浜と藤塚浜の事故件数) (2001 年~2014 年の7月, Nowphas 新潟県沖データより)



図3 波高別波向頻度表および離岸流事故発生件数(8月) (新潟市周辺海域),()内は網代浜と藤塚浜の事故件数) (2001 年~2014 年の8月, Nowphas 新潟県沖データより) 海水浴場および新発田市藤塚浜海水浴場で離岸流調査を 行った.網代浜海岸は新潟東港の東側に位置し,両側を焼 く 500m の距離で突堤に囲まれたカスプ地形を有する砂 浜海岸である.一方,藤塚浜海水浴場は北東側の片方に突 堤が位置し、砂浜上はほぼ直線状であるが、水底地形が 200m に渡り沖向きに凸となる褶曲が連続する砂浜海岸 また、これらの海岸では冬季は高波浪となるが、調査時と 夏季とで水底地形の特徴は大きく変動していないことを 調査時の踏査で確認した. これらの海岸を含めた新潟市 周辺での事故発生状況を把握するために、新潟海上保安 部および新発田市より 2001 年から 2014 年の間の海浜事 故発生情報を提供していただいた. その中から, 新潟市周 辺の海岸で7月,8月に発生した離岸流によるものと思わ れる事故を抽出し、 最寄りの波浪計である新潟県沖西方 約 10km にある Nowphas⁵⁰の7月,8月の波浪データを用 いて事故発生時の海象を把握した.図2および図3に事 故発生時の波向別波高頻度表および事故件数を表1 に波 高別,波向別の事故発生件数を示す.図より新潟市周辺で は14年間で合計22件の離岸流によるものと思われる事 故が発生しており、そのうち網代浜および藤塚浜では5 件の事故が発生した.7月,8月の波浪は多くが0.4m以 下であり、卓越波向はNNW~Nである、図表より、事故 時の最多波向は夏季の卓越波向と同じであることから、 離岸流は発生箇所では恒常的に発生していると考えられ る. また,事故時の波高は0.4m前後であることから,卓 越波向時には小さい波高でも離岸流は発生している可能 性はあるが、波高0.4m程度以上時に事故を発生させるよ うな離岸流が発生するのではないかと考えられる.

2.2. 調査日時および調査時の波浪・離岸流発生状況

調査は表2に示すように網代浜海水浴場で1回,藤塚 浜海水浴場で2回の調査を行った.調査時の網代浜の海 象は、新潟県沖 Nowphas5の記録によると、14時の有義波 高は0.98m, 周期は6.5sec, 波向 NNW であった. これは 夏季最多波向ではあるが海水浴シーズンに多い波高 0.5m 程度以下4よりも高い状態であり,通常より規模が大きい 離岸流が発生していたと考えられる.波浪は図4のよう に海岸を背にして右前方の沖側から入射していた. さら に図内右側の砂浜の凸部付近では入射する波峰が周りよ りも乱れ、そこから海岸を背にして左前方の沖に向かっ て離岸流が発生している様子を確認した.また,突堤付近 でも波峰が周りよりも乱れ、根元付近から沖に向けて離 岸流が発生している様子を確認した. 藤塚浜での1回目 の調査日は10時には有義波高0.18m,周期3.9sec,波向 NNW であり、夏季の最多波向であったが低波高であった ために顕著な離岸流の発生は確認できなかった.しかし, 午後に波高が高くなり、離岸流を観測した16時の有義波

表1 波高別事故発生件数と波向別事故発生件数

有義波高	件数	波向	件数(上位)
0.8 m以上	10	N	7
0.6 m∼0.8 m	3	NNW	7
0.4 m∼0.6 m	6	NW	2
0.2 m∼0.4 m	3		

表2 調査日と調査海岸名および調査時の海象

調査日	場所	海象(Nowphas新潟沖)	
平成26年9月17日	網代浜	波高0.98,周期6.5秒,波向NNW	
平成27年3月18日	藤塚浜	波高0.57,周期3.8秒,波向N	
平成27年4月23日	藤塚浜	波高0.52,周期3.4秒,波向NW	



写真1 空撮用 UAV (無人航空機)



写真2 離岸流把握機材(左:海面着色剤,右:流速計)



写真3 海面着色剤の散布状況(2014年9月17日,網代浜)

高は0.57m,周期3.8sec,波向Nであった.これは夏季に 多い波浪および最多事故時の波浪状況である.また2回 目の調査日の12時には有義波高0.52m,周期3.4sec,波 向NWであり離岸流を確認した.これらの調査からも, 離岸流発生場所では恒常的に発生しているが,波高が 0.4m程度以上時に事故を発生させるような顕著な離岸流 が派生すると考えられる.

2.3. 離岸流の調査方法

離岸流を海面着色剤散布により可視化し、その流れの 挙動をUAV(無人航空機)での空撮で把握し、プロペラ 流速計で流速の計測を行った.UAVは写真1に示すよう にDJI Phantom2 Vision Plus を使用し、空撮を行った.ま た、写真2に示すように、海面着色剤には国土交通省認 定品の興亜化工株式会社製KW1、プロペラ流速計は株式 会社ケネック製 VR-301を用いた.流速の計測間隔は 1.0secとした.また、水深1.0m程度までの海底勾配を3 本計測し、勾配を求めた.

2.4. 調査結果

写真3に網代浜での離岸流場への海面着色剤の散布状 況を示す. また, 図4に網代浜の海面状況を示す. ここ では写真左側に突堤が位置する. 写真右側から中央に向 けて離岸流が発生していたが、ここでは目視でも砕波状 況が他と異なっていた. 図5に海面着色剤拡散状況を示 す. ここでは、水底地形が沖に凸となる場所から地形に沿 うように離岸流が沖へ流出していた. この調査では、30 秒間隔の航空写真で着色剤の先端部の位置を求めること により離岸流の平均流速を把握した. 図6 に離岸流場内 の各地点での離岸流の流速・流向ベクトルおよび平均流 速を示す. 結果では、 汀線 (波打ち際) 付近の平均流速が 最大で平均 0.9m/s, 沖側で 0.4m/s 以下であり, 海岸に近 い場所では離岸流の平均流速は大きく、沖に出るほど小 さくなる傾向であった. また砕波帯沖で流向が変わり突 堤の沖側に向けて流出した. 離岸流の長さは、砕波帯の岸 沖方向の幅の1.8程度までと知られているがの,調査時に おける離岸流の先端部までの距離は 120m 程度であり、 砕波帯幅は約 100mであったので約 1.2 倍の長さであっ た.

写真4に2回目調査時の藤塚浜での離岸流場への海面 着色剤の散布状況を示す.この海岸では海岸を背に右手 方向に突堤が位置する.図7に海面着色剤の散布状況を 示す.写真4および図7では、水底地形の褶曲先端部の 左側より散布した.ここでも地形が沖に凸となる場所か ら地形に沿うように離岸流が沖へと流出していた.また、 海岸を背に波浪の入射とは反対側に離岸流が発生してい た.図8に網代浜同様にUAVによる航空写真を元に求め た離岸流の平均流速を示す.こちらも離岸流は、海岸に近 い場所では離岸流の平均流速は大きく、沖に出るほど小



図4 離岸流の発生散状況(2014年9月17日,網代浜)





図6 離岸流場内の流向·流速(網代浜, 散布後4分30秒後)



写真4 海面着色剤の散布状況(2015年4月23日,藤塚浜)

さくなる傾向であった.以上より,地形的な特徴および波 浪の状況から離岸流の発生場所をピンポイントで特定し, さらに離岸流を可視化して発生場所や流況や長さなどを 把握した.

3. 現地地形を模した地形での数値実験

3.1. 数値モデルの概要および計算条件

現地調査で離岸流発生場での流況や流速などを把握で きたので、ここでは、網代浜の条件にあわせて数値実験を 行い離岸流の再現を試みた.用いた数値モデルでは、式 (1)~(6)に示すように波浪の伝播状況および海浜流の状況 を計算することができる修正ブシネスク方程式および連 続式でそれを陽的に差分した.ここで、 MD_{xy} は式(4)に 示す砕波減衰項、 α_D は砕波帯で2.5となる係数、sは海底 勾配、 f_D は砕波減衰係数、Dは全水深(m)、 Q_{xy} は流量 (m²/s)、hは静水深(m)、 η は水面変動量(m)、Bは定 数(1/21)、gは重力加速度(m/s²)、 τ_x は式(7)に示すマニン グ公式を用いた海底摩擦項、nはマニング粗度係数(m²³/s) である.

$$\frac{\partial Q_x}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{Q_x^2}{D} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{Q_x Q_y}{D} \right) + gD \frac{\partial \eta}{\partial x} - MD_x + \tau_x \\
= \left(B + \frac{1}{3} \right) h^2 \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{\partial^2 Q_x}{\partial t \partial x} + \frac{\partial^2 Q_y}{\partial t \partial y} \right) + \\
Bgh^3 \left(\frac{\partial^3 \eta}{\partial x^3} + \frac{\partial^3 \eta}{\partial x \partial y^2} \right)$$
(1)

$$\begin{aligned} \frac{\partial Q_y}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{Q_x Q_y}{D} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{Q_y^2}{D} \right) + g D \frac{\partial \eta}{\partial y} - M D_y + \tau_y \\ = \left(B + \frac{1}{3} \right) h^2 \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{\partial^2 Q_x}{\partial t \partial x} + \frac{\partial^2 Q_y}{\partial t \partial y} \right) + \\ Bg h^3 \left(\frac{\partial^3 \eta}{\partial y^3} + \frac{\partial^3 \eta}{\partial y \partial x^2} \right) \end{aligned}$$
(2)

$$\frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{\partial Q_x}{\partial x} + \frac{\partial Q_y}{\partial y} = 0$$
(3)

$$MD = f_D Q = \alpha_D s \sqrt{\frac{g}{d} \frac{\hat{Q} - Q_r}{Q_s - Q_r}} Q$$
(4)

$$Q_s = 0.4 \times (0.57 + 5.3s) \sqrt{gd^3}$$
$$Q_r = 0.135 \sqrt{gd^3}$$
(5)

$$\tau_x = \frac{gn^2 \times U\sqrt{U^2 + V^2}}{h^{1/3}} \quad (x \, \bar{\beta} n) \tag{6}$$

また,現地調査では海面着色剤を散布し,その拡散状況 を観測したことから,この数値モデルで保存系の拡散計 算がおこなえるように改良をおこなった.具体的には,修 正ブシネスク方程式を用いた数値モデルでは砕波を含む 波の非線形性によって生じる諸現象を各時間ステップで 求め,波動成分としての流速を用いて遂時的に拡散計算 をおこなうようにした.拡散計算では次式を用いて現地 に合わせ,カスプ先端から点源で仮想的に1の濃度を与 え連続拡散計算を行った.

$$\frac{\partial c}{\partial t} + u \frac{\partial c}{\partial x} + v \frac{\partial c}{\partial y} - A_h \left(\frac{\partial^2 c}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 c}{\partial y^2} \right) = 0$$
(7)



図7 離岸流の拡散状況(藤塚浜,6分00秒後)



図8 離岸流場内の流向・流速(藤塚浜,散布後4分00秒後) ここで, x は東西方向, y は南北方向, u は東西方向流 速 (m/s), v は南北方向流速 (m/s), C は保存系拡散物質, Ah は水平渦動粘性係数である. 地形情報は、両端を突堤 で囲まれた網代浜の地形を模擬的に表現した地形とした. 計算領域は沿岸方向に 500m, 岸沖方向に 1000m である. 格子間隔は2mとし200m間隔のカスプ地形とした.計算 時間間隔は0.1秒とした.また海底地形や海底勾配は、資 料 かや現地調査で得られた結果より, 汀線付近のカスプ地 形の形状にあわせて地形変化をしていると考え、汀線形 状にあわせて水深変化する地形とし、海底勾配は1/80と した. 更に海岸を背に両端に突堤を設置し, 2つの突堤の 距離は現地にあわせ 500m とした.計算では観測時の波 浪条件にあわせるために, 波高 1.0m, 周期 6.0sec の規則 波を海岸と反対側の外境界で入力した.また,波向きが NNW であり、これは現場では海岸を背に7度程度右前方 からの入射となるので、波浪の入力時に各格子で波浪を 入力させるタイミングに時間差を生じさせることによっ て位相差を生じさせた. 仮想染料拡散計算では渦動粘性 係数は4.0cm²/sとした.

3.2. 計算結果

図9に、波浪1周期で平均した海浜流の平均流速の流 速分布を示す.図より、(1)のカスプの先端部付近から左 斜め前の方向へ周囲よりも流速が大きい流速場がある. これは、斜めに入射した波浪がカスプ地形の海岸側凹部 に集中しカスプ先端部より流出していると考えられる.

また、(2)の突堤付近では突堤に沿うように沖に向けて流 速がまわりよりも大きい流速場がある. これは突堤に囲 まれた海域に入射して発生した海浜流が沖へ流出してい るためと考えられる. これらは現場の調査から得られた 離岸流の流況とほぼ一致している. 流速はカスプ先端部 では40cm/s程度であり、観測時よりも小さい値となった. また,図10に仮想的に海面着色剤を散布した7分後の拡 散状況を示す. 左図は堤防有りのケース, 右図は堤防無し のケースである. 左図より, 砕波帯外側付近で蛇行しつつ 100m ほど進行しており、平均流速は 23cm/s であった. この流速も調査時よりも小さい値となった.計算での流 速が調査結果よりも小さい理由として、計算は有義波高 のみの計算であり最大波高時の流速が反映されていない こと等が原因と考えられる.しかし、流況分布などから数 値モデルは離岸流の流況や仮想海面着色剤の拡散状況を 定性的に再現していると考えられる.

4. 突堤付近の砂浜の離岸流の生成機構の考察

数値モデルで離岸流を定性的に再現が可能であること が確認できたことから,数値モデルを使用して仮想地形 での離岸流の計算をおこなった.具体的には,現地海岸は 両側を突堤で囲まれていることやカスプが発達している ことから,片側の突堤がないケースおよび,カスプが存在 しない一様勾配の海底地形での2条件で海浜流の計算を おこなった.一様勾配の地形では海底勾配を1/80として いる.入力した波浪条件は変更していない.

図11 に海浜流の下流方向の突堤がないケースでの波浪1 周期で平均した海浜流の流速分布を示す.両端を突堤で 囲まれた図9のケースと比較して(1)のカスプ先端部で離 岸流が発生しているが,沖側では海岸を背に左方向へ屈 曲している.また,図9の(2)の領域でみられた周囲より も顕著に流速が大きい領域が見られない.しかし,(1)の 領域の流速を含め,全域で1.5倍程度流速が増大した.ま た,図10の右図より,着色剤はカスプ地形付近で沖に流 出した後は,沿岸流にのり移動している.またこのケース では7分間で約180m移動しており,平均流速は43cm/s 程度であり,右よりも流速が増大している.これは海浜流 を突堤が遮らなくなったことが原因と考えられる.

次に,図12に両側を突堤で囲まれ,海底勾配が一様な 地形での海浜流の平均流速分布を示す.図より,海底地形 および汀線に褶曲がないことで海浜流の局所的な集中に よる離岸流は発生していない.また左側突堤では沿岸流 が集中することにより流速が増大している.

以上より,カスプ地形でない 1/80 程度の比較的緩勾配 の一様勾配地形の場合では,海岸付近では離岸流は発生 しなかったが,200m 程度の波長のカスプ地形を有する地 形の場合,波高 1m 程度の時にカスプ先端部付近で流速



図9 平均流速分布(1周期平均:6秒)





200m

図 11 平均流速分布(1 周期平均:6 秒)

200m



図12 平均流速分布(1周期平均:6秒)

が平均 60cm/s 弱の離岸流が発生したが、その後は沿岸流 となり沖側へは流出しなかった.しかし、カスプ1 波長 ぶんの距離で両側を突堤で囲まれた地形では、カスプ先 端部付近で発生し、離岸流の流速は平均 30cm/s 弱の流速 となり流速が若干低下したが、さらに突堤付近の沖向の 沿岸流で沖へ流出した.

以上より,網代浜においてカスプ地形先端部付近から 突堤方向へ流出した離岸流は,カスプ地形のある砂浜で の離岸流および突堤付近の沖向き海浜流の2つの流れの 影響を受けた状況であったと考えられる.

5. 結論

現地調査において,波浪状況および地形的特徴から離 岸流の発生箇所を特定することができた.確認箇所に海 面着色剤で散布することで,離岸流の流況を可視化する ことができた.さらに,UAV による空撮を行うことで, 離岸流の流速や流況などの把握が可能であることが分か った.

現地地形を模式化して波浪場および海浜流の数値モデ ルに仮想海面着色剤の拡散状況計算の数値モデルと組み 込み再現計算をおこない,離岸流場を再現し仮想着色剤 の可視化が可能であることを確認した.その結果,網代浜 海水浴場では構造物付近の離岸流より砂浜の離岸流の影 響が大きい可能性があり,全域ではこの2つの離岸流が 合成し,流れ場を生成している可能性がある.

以上より、今後様々な条件下での離岸流場を可視化し UAV で上空から撮影することにより、水難事故防止対策 の為の技術向上に資せる知見を得る事ができるのではな いかと考えられる.

参考文献

- 西隆一郎,萩尾和央、山口博、岩根信也、杉尾毅:水 難事故防止のための離岸流調査に関する基礎的研究、 土木学会、海岸工学論文集、Vol.50、pp.151-155、2003.
- 日野幹雄:海浜流系の発生理論,土木学会論文報告集, No.225, pp.17-29, 1974.
- 海上保安庁救難課マリンレジャー安全推進室:平成 26年度における海難の現況と対策について、海上保 安庁、 http://www.kaiho.mlit.go.jp/info/kouhou/h27/k20150318/k

http://www.kaiho.mlit.go.jp/info/kouhou/h2//k20150318/k 150318-2.pdf

- 大飼直之, 江尻義史, 大竹剛史, 山本浩, 細山田得三: 新潟東港周辺における突堤で囲まれたカスプ地形海 岸での離岸流の生成機構について, 土木学会, 土木学 会論文集 B2(海岸工学), Vol. 71, No.2, I_1687-I_1692, 2015.
- 5) (独法) 港湾空港技術研究所: NOWPHAS (全国港湾 海洋波浪情報網) (オンライン), 国土交通省, http://www.mlit.go.jp/kowan/nowphas/. 2011.
- 6) 酒井哲郎:海岸工学入門,森北出版株式会社,2001.
- 国土交通省北陸地方整備局新潟港湾・空港整備事務 所:新潟港,国土交通省,2007.