指導教員 冨永晃宏 教授

1. はじめに: 名古屋市を南北に流れる堀川に合流する 新堀川は,堀留水処理センターから排出される下水処 理水が主な水源である.また,名古屋港からの潮汐の 影響を受ける感潮河川であり,下層は高塩分・低 DO の貧酸素水塊が停滞して,水質悪化の主要因となって いる.また,新堀川の全域で表層に淡水,中層以深は 塩水という顕著な弱混合型を示している.水質改善策 を立案するため,堀川との合流付近の新堀川の潮汐流 動と河床形状が水質に及ぼす影響を明らかにする必要 がある.本研究では,塩水挙動と水質に関して現地観 測と数値シミュレーションにより,新堀川の水質改善 策の立案を目的とする.

<u>2. 現地観測の概要</u>

2-1. 定点観測の概要:新堀川上流部の鶉橋上流[5.6km] と富士見橋上流[5.0km]で,塩水遡上と降雨の関連性 を把握するために定点観測を行った([]内は宮の渡し からの距離).観測は2016年6月22日から7月8日の 計17日間実施した.多項目水質計(東亜DKK製 WQC-24)を用いて,鶉橋上流はT.P.-1.1mと-2.3mに, 富士見橋上流はT.P.-1.2mと-2.1mに水質計を固定して, 10分間隔でpH,溶存酸素濃度(以下DO),濁度,塩 分,水温を計測した.

2-2. 流速・河床形状観測の概要:新堀川・堀川の潮汐 流動を観測するために,2016年7月20日に新堀川・ 堀川合流部にて,ADCP(超音波多層式流速計)を用い た流速・河床形状観測を実施した. 流速測定を行った 時の観測時間を表-1に,観測断面を図-1に示す. 観測 は,ADCPを船体の横に設置し曳航して行い,各断面 を往復観測し,上げ潮時・下げ潮時の2回実施した. 河床形状観測は,ADCPを上記と同様に曳航して,新 堀川・堀川・合流後をジグザクに走行して,観測を実 施した.

3. <u>観測結果と考察</u>

<u>3-1. 定点観測の結果と考察</u>:図-2に富士見橋上流で 行った定点観測の塩分とDOの結果を示す.T.P.-1.2m における塩分は観測日を通して大きな変動を示してい 宇野 裕奎



る. 一方, T.P.-2.1m は, 大潮期間(7月4日周辺)と 小潮期間(6月28日周辺)で塩分変動は異なる.大潮 期間は、干潮時に塩分が低くなるが、小潮期間は、干 潮時でも塩分は大きな変動を示さず、塩分は緩やかに 上昇する.これは,潮汐エネルギーの小さい小潮では, 塩水の流下能力が小さくなり、上流に塩水が溜まって いると示唆される. DOは、両地点で貧酸素状態であ るが、塩分が低下した際は、DOの上昇が確認できる ため,淡水では,DO が存在している可能性がある. また、降雨による影響が、新堀川の上流に溜まった塩 水を押し流す作用を生み出すことが分かる.図-2より、 降水量が 5.0 (mm/h) 以上となることでその作用が働 くと考えられる. また, 6月23日の28.0 (mm/h)と, 6月28日の9.0 (mm/h) の際は, T.P.-2.1m の場所も完 全な淡水となり、DOの急激な上昇も確認できる.し かし、継続的な降雨ではないため、DOは徐々に低下 する. 降雨後, 塩分の上昇に伴い、再び貧酸素状態とな った.このことから、新堀川内の塩水の滞留が、水質 に悪影響を及ぼしており、上流側からの導水等で塩水 の交換を促すことで、新堀川の水質改善につながるの ではないかと考える.



3-2. 流速·河床形状観測の結果と考察: 図-3(a), (b) に上げ潮時の新堀川の section1 と section6 断面における 流速分布を,図-4 (a), (b) に下げ潮時の新堀川の section1と section6 断面における流速分布を示す.流速 分布は,順流を正,逆流を負として,各河川の左岸を 基準としている. 図-5 に河床形状観測による結果を示 す. 図-3 (a) と図-4 (a) より, 新堀川は上げ潮, 下 げ潮時ともに,最も河床が低下している周辺で卓越し た流れが生じている.また、上げ潮時と下げ潮時には 異なる流速特性を示している.上げ潮時は、上層から 下層まで流れが存在しているが、下げ潮時は、上層と 下層のみ流れが存在し、中層では流れがほぼないこと が分かる.上げ潮時は、合流後地点の流速が大きいこ とが1つの要因だと思われ、下げ潮時は、下層と上層 で異なる流動要因があると考える.下げ潮時では成層 化を破壊するような流れが生じないため、上層は塩水 の上を滑るように流下し、下層は、宮の渡しに向かい 重力の影響も作用して、下降しながら流れると考えら れる. また、堀川の流動の影響を受けている可能性も 考えられる.一方,図-3(b)と図-4(b)より,新堀 川の川幅が狭まった周辺における流速分布が分かる. 上げ潮時は、上層から底層まで流れが存在する.しか し、下げ潮時は、底層も一部流動が見られるが、上層 の流速が卓越している. そのため、上げ潮によって新 堀川に塩水は流入してくることに対して、下げ潮時は 下層の流動が小さいため、流下していかない. そのた め、塩水が滞留し水質悪化を助長する要因となる.図 -5より、新堀川・堀川合流部の大まかな河床形状を捉 えることができる.新堀川は、上流側から下流側に向 かう場所の川幅が狭まる周辺で、河床が急激に上昇し ているのが分かる.その後 section4 周辺で河床が低下 し、再び湾曲部周辺で上昇し、宮の渡し周辺では河床 が低下している.新堀川の下流は起伏の大きい河床形 状である.また,新堀川の下流側の河床の特徴として, 河道の中心から右岸側に近いところの河床が低下して おり、上述した流速分布図からもこの付近が遡上して くる塩水の通り道になると考えられる. その場所の川 幅が狭いことが、塩水の交換をさまたげる要因となる 可能性がある.一方,堀川は右岸の河床は上昇してい るが、左岸の河床は低下している.新堀川と比較した 際、堀川は塩水の通り道となる断面が広いことが分か る. 表-2 に計測した総流量を示す. 左岸計測時の合流 後の流量が堀川,新堀川の総流量の合計との誤差が, 上げ潮時は5%以内で、下げ潮時は17%であった.同 様に、右岸計測時の誤差は、上げ潮時は5%以内で、 下げ潮時は8%以内であった.計測時間にずれがある ことを考慮しても、精度よく計測できたと言える.こ れらの結果より、新堀川の流量は堀川の流量の約0.4 倍と小さいことが分かる.新堀川では、合流地点付近



図-5 河床形状コンター

潮汐	場所	総流量(m ³ /s)	
		左岸から計測	右岸から計測
上げ潮	新堀川	-13.60	-14.44
	堀川	-34.76	-33.88
	合流後	-50.06	-47.00
下げ潮	新堀川	12.16	12.19
	堀川	29.31	33.68
	合流後	50.37	49.61

の断面に比べて潮汐流動が小さいことが、下流部での 堆積を発生させ、河川内の水交換が行われにくい要因 となり、水質悪化を引き起こすと考えられる.

4. 鉛直二次元数値シミュレーションによる検討

4-1. 数値計算の概要¹⁾:本研究では,武田ら (2006) で提案された連続式,運動方程式,水温・塩分・DO の収支式を用いる.数値解析には有限体積法を用い, 時間項は前進差分,移流項にはQuickスキーム,その 他の項には中央差分を用いる.水温は,日射や大気と の熱輸送等の熱収支を考慮する.DO は水面における 再爆気,水中における酸素消費,底層における酸素消 費を考慮した.今回は,用いた計算式を省略する. 4-2. 計算領域と境界条件: 今回の計算は 2016 年 6 月 20 日から 7 月 8 日までを計算対象とし, z 方向格子幅 を 0.25m, x 方向格子幅を 50m として新堀川全域を計 算領域とした. 計算時間間隔∆tは, 安定条件 (C.F.L 条 件)より 0.5 秒と定め, Leap-Flog 法を用いて計算を行 った. 各水質の初期条件は, 2014 年 10 月 20 日に行っ た観測の実測値を用いる. 塩分に関しては,季節によ り変化するため, 夏季の塩分に相当するように補正し た. 初期水位は,名古屋港の潮位を与えて,流速はす べて 0.0 (m/s)とした. 各境界条件を以下に示す.

(a) 上流端(堀留水処理センター)

3 つのケースを実施した.1) 表層から4 層分から処 理水の排水が行われるとして与えた.2) 排水場所が T.P.0.00m のところにあると設定し,水位が排水場所よ り高い時は水面まで排水し,低い時は表層2層だけ排 水されるよう設定した.3) 処理水が全層から排水され るように設定した.全ケースにおいて,総流量 (1.24m³/s),塩分 0.0 (PSU),水温 25 (℃),DO3.00 (mg/L) とした.

(b) 熱田水処理センターと伝馬町水処理センター

表層から3層分から処理水が横流入するように与え, 塩分,水温,DOは上流端と同様の値を与えた.

(c) 下流端

下流端水位は、名古屋港での1時間潮位を直線近似に より計算時間における水位を与えている.塩分と水温 は宮の渡しで計測した結果を常時与えている.DOは、 0.5 (mg/L)を鉛直一様に与えている.

(d) 降水時境界条件

降雨強度が 3.0 (mm/h) 以上の場合上流端から排水さ れる.排水流量の設定は,合成合理式に基づきピーク 流量が降雨開始時から1時間後に発生し,継続時間を 1時間とし,流出係数は0.68と設定した.降雨による 水面での水質変化は,降雨強度と水表面の面積から流 量を計算し,横流入流量として与えて考慮した.

4-3. 再現性の検討:降雨の有無を含む,再現性の検討 を,富士見橋[5.0km]における日変化と記念橋と新堀 田橋の2地点の時間変化鉛直分布を用いて行う.今回 の再現性の検討では,再現性が最も高い上流端の流量 境界条件 case2 について行った.図-6 に降雨なしの富 士見橋のT.P.-2.0mにおける塩分変動を示す.図-7 に降 雨ありの富士見橋のT.P.-2.0mにおける塩分変動を示す. 降雨なしでは,上流からの流量が一定であるため,大 きな塩分変動を示さない.一方降雨を考慮した計算で は,降雨による塩水の流下とその後の塩分の上昇が概 ね再現されている.しかし,6月23日の28.0 (mm/h) 後の塩水の再遡上の時間に関しては,多少の誤差が見 られる.今回の計算には上流端以外の雨水吐を考慮し ていないことが要因の1つだと考える.降雨の影響を









(a) 計算結果 6月22日(b) 観測 2014年10月24日 図-10 塩分コンター(新堀田橋:宮の渡しより2.5km)

考慮することで、実測値と計算結果の再現性が高くに なることが明らかとなった.図-8に降雨ありの富士見 橋の T.P.-1.0m における塩分変動を示す. T.P.-1.0m にお いても、降雨の影響による塩分の低下等、計算結果と 実測値の日変化を概ね再現されている. これらの結果 より,新堀川の数値計算において,降雨の影響を考慮 に入れることの重要性が分かる.図-9(a),(b)に記念 橋における 6月 22 日の塩分の鉛直分布と 2014 年 6月 16 日の現地観測の結果を示す.図-10(a), (b)に新堀 田橋における 6 月 22 日の塩分の鉛直分布と, 2014 年 10月24日の現地観測の結果を示す.計算日時と観測 日の違いや、潮汐や気象条件が違うが、1 日の時間変 化の特徴を再現できているかに着目する. 図-9 より, 表層は淡水で下層は塩水という鉛直分布が再現できて いる.しかし、下層の塩分が計算結果の方が多少低く なる.計算での6月22日以前に降雨があったことが影 響し塩水が流下したことが要因だと考えられる. 図-10 より、季節の違いによる塩分の差が大きく出ているの か,計算と観測との誤差が大きい.しかし,上層は低 い塩分で下層は高い塩分という鉛直分布は再現できて いる.以上より、本数値計算は新堀川の水質変化をあ る程度再現できたとみなす.

4-4. 数値シミュレーション結果及び考察:本研究では, 上述した水質悪化原因である下流端・上流端河床形状, 少ない流量,下層の貧酸素水塊に着目して行う.また, 水質改善策としての結果をより明確にするために、降 雨による上流端からの流量増加の影響を考慮せずに行 った. 表-3 にシミュレーションケースを示す. 再現計 算時における結果を case0 として基準とした. 今回は case3の導水の影響に着目して検討を行う.導水は底層 2 層分から淡水流入する設定とした. 図-11 (a), (b) に case0, 図-12 (a), (b) に case3-C1, 図-13 (a), (b) に case3-BUC1 の縦断塩分コンターを示す . 図-11 の case0 では、下層に高濃度の塩水、上層に塩分が低い水 塊となっており、成層化している.また、満潮時・干 潮時共に下層の塩水は滞留している. 図-12の case3-C1 では、上流端掘削を行わずに、底層から導水(1.0m³/s) を行った. 導水により流量が増えたため、上層の塩分 が case0 と比較すると低くなる. しかし, 下層の塩水 には影響を及ぼしていないことが分かる. このことか ら、上流端の流量が1.0(m³/s)程度増加しても下層に 溜まった塩水を流下させることは難しい.しかし,図 -13の case3-BUC1 では、他の case と比較すると下層の 塩分に影響を及ぼしたと見て取れる. case3-BUC1 では, 上流端を掘削し、底層から導水(1.0m³/s)を行った. この場合,下層の塩水を流下させることが可能となる. 今回は上流端を掘削して行ったが、河床上昇部手前の 底層から導水しても同様の効果が得られると思われる.



表-3

シミュレーションケー

- ス

滞留している塩水に流動を促すように導水を行うこと の重要性が示された.

5. まとめ:本研究では,現地観測により新堀川下流部における流速分布と河床形状を明らかにした.新堀川と堀川における流速分布や流量の違いから,新堀川の水質悪化の要因を推察することができた.また,上流端で行った定点観測より,塩分とDOの日変動が明らかとなり,降雨による塩水の流下とDOの上昇が確認された.数値計算により,塩分変動の再現性が確認された.上流端の河床掘削を行い,底層から導水を行うことで塩水の流下を促すことが可能となった.

参考文献

1) 武田誠,日置梓,遠山智,松尾直規,冬季における堀川の水質変 化に関する現地観測と数値解析,環境工学研究論文集,第43巻,2006