

บทที่ 5

อภิปรายผลและสรุป

คุณภาพน้ำโดยทั่วไป

ความเป็นกรด-ด่าง ความเค็มค่า และปริมาณออกซิเจนละลายน้ำ (ภาพที่ 6 ข-ง) มีแนวโน้มเพิ่มสูงขึ้นตามระยะทางจากต้นน้ำ (สถานีบางขนาด) สู่(es)ทวี(สถานี B6) ทั้ง 4 ช่วงๆ คุณภาพ ส่วน อุณหภูมิมีแนวโน้มลดลงตามระยะทางจากต้นน้ำสู่(es)ทวี(สถานี B6) ในทั้ง 4 ช่วงๆ คุณภาพ ค่าเฉลี่ยคุณภาพน้ำทั้ง 4 ช่วงๆ มีความแตกต่างกัน อุณหภูมิลดลงๆ ค่าสูงกว่าในฤดูแล้ง ความเป็นกรด-ด่างของน้ำ ในต้นๆ แล้งต่ำกว่าทุกช่วงๆ คุณภาพ ความเค็มลดลงๆ ค่าสูงกว่าในฤดูฝน ส่วนปริมาณออกซิเจนละลายน้ำในแต่ละช่วงๆ ไม่แตกต่างกัน หรืออาจกล่าวได้ว่าคุณภาพน้ำในบริเวณบางปะกง เอสทวีไม่แตกต่างจากที่เคยมีผู้ศึกษามา ก่อนหน้านี้ (ตารางที่ 5) นอกจากนี้พบว่าคุณภาพน้ำโดยทั่วไป ของบางปะกง เอสทวียังอยู่ในเกณฑ์ที่ดีกว่าค่ามาตรฐานของแหล่งน้ำประเททที่ 3 (กรมควบคุม น้ำพิษ, 2541) ยกเว้นปริมาณออกซิเจนละลายน้ำบางสถานีเท่านั้นที่ต่ำกว่าเกณฑ์ (สถานีบางขนาด บางปะกง และวัดบัน) สามารถอภิปรายผลจากการศึกษาในครั้งนี้โดยสรุปได้ดังนี้

1. อุณหภูมิ

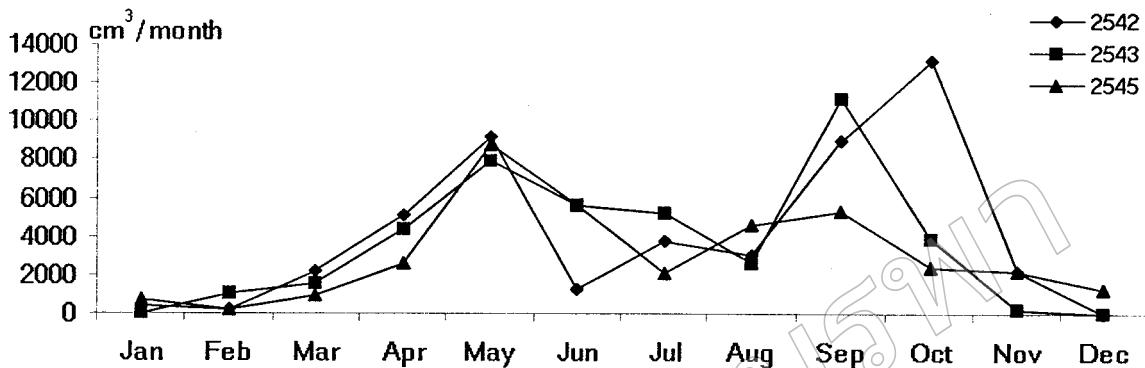
อุณหภูมน้ำมีแนวโน้มเปลี่ยนแปลงตามเวลา การวิเคราะห์ความแปรปรวนของอุณหภูมน้ำ เปรียบเทียบระหว่าง 4 ช่วงๆ ใน 11 สถานี พบว่าอุณหภูมน้ำในทุกๆ สถานีของทั้ง 4 ช่วงๆ มีความแตกต่างกันอย่างมีนัยสำคัญ ($p < .05$) กล่าวคืออุณหภูมน้ำเฉลี่ยในปลายฤดูแล้ง (เมษายน) และต้นฤดูฝน (มิถุนายน) จะสูงกว่าปลายฤดูฝน (กันยายน) และต้นฤดูแล้ง (ธันวาคม) ประมาณ 2°C แต่เมื่อพิจารณาลดอคตฤดูฝนและฤดูแล้ง จะพบว่าค่าเฉลี่ยอุณหภูมิของทั้ง 2 ฤดูแทบจะ ไม่แตกต่างกัน (ค่าเฉลี่ยฤดูฝน 30.55°C ฤดูแล้ง 30.33°C) (รูปที่ 6 ก) ซึ่งสอดคล้องกับ เกศนิ กิจกรรม (2543) ได้ทำการศึกษาคุณภาพน้ำบริเวณปากแม่น้ำบางปะกงในปี พ.ศ. 2542 แล้วรายงานว่า อุณหภูมน้ำในฤดูฝน (ค่าเฉลี่ย 31.7°C) มีค่าสูงกว่าฤดูแล้ง (ค่าเฉลี่ย 29.3°C) แต่ สุวรรณ ภาณุตระกูล, นลวย มุสิกะ และ ไพรุรย์ มากกง ໄ่ (2543) ได้ศึกษาคุณภาพน้ำโดยทั่วไป ในแม่น้ำบางปะกง ปี พ.ศ. 2543 แล้วรายงานว่าในฤดูแล้ง อุณหภูมิของน้ำในแม่น้ำบางปะกงจะ สูงกว่าในฤดูฝน ดังนั้นจึงน่าจะเป็นไปได้ที่อุณหภูมน้ำในแต่ละปีและแต่ละช่วงๆ แตกต่างกัน เป็นเพียงการเปลี่ยนแปลงอุณหภูมน้ำตามอุณหภูมิอากาศของแต่ละฤดูกาลซึ่งแตกต่างกันใน แต่ละปี และเมื่อเปรียบเทียบอุณหภูมน้ำที่ได้จากการศึกษาในครั้งนี้กับที่ได้เคมีผู้ทำการศึกษาไว้ ก่อนแล้วในช่วงเวลาเดียวกันจะพบว่าอุณหภูมน้ำมีแนวโน้มเพิ่มสูงขึ้น (ตารางที่ 5)

2. ปริมาณออกซิเจนละลายน้ำ

การวิเคราะห์ความแปรปรวนของค่าเฉลี่ยปริมาณอออกซิเจนละลายน้ำในบริเวณบางปะกง เอสทูรี เปรียบเทียบระหว่าง 4 ช่วงฤดู ใน 11 สถานี (ภาพที่ 6 ง) พบว่าปริมาณอออกซิเจนละลายน้ำ ในทุก ๆ สถานีของทั้ง 4 ช่วงฤดู ไม่แตกต่างกัน ($p > .05$) ไม่สอดคล้องกับการศึกษาในบริเวณ บางปะกงเอสทูรีของ พิชาญ สร้างวงศ์ และคณะ (2541) และเกศินี กิจกำแหง (2543) ซึ่งพบว่า ในช่วงฤดูฝนปริมาณอออกซิเจนละลายน้ำสูงกว่าในฤดูแล้ง และเมื่อเปรียบเทียบปริมาณอออกซิเจน ละลายน้ำที่ได้จากการศึกษาในครั้งนี้กับที่ได้เคยผู้ทำการศึกษาไว้ก่อนแล้วในช่วงเวลาเดียวกัน จะพบว่าปริมาณอออกซิเจนละลายน้ำมีแนวโน้มลดลง (ตารางที่ 5) จากการศึกษาพบว่าช่วง ต้นฤดูแล้ง (ธันวาคม) สถานี บางนา ก บางปะกง และวัดบน มีค่าปริมาณอออกซิเจนละลายน้ำ ต่ำกว่าค่ามาตรฐานแหล่งน้ำประเภทที่ 3 (กรมควบคุมมลพิษ, 2541) สอดคล้องกับการศึกษาของ สุวรรณ ภาณุตระกูล และคณะ (2543) ซึ่งพบว่าปริมาณอออกซิเจนละลายน้ำ ในสถานที่ 2 (ท่าเรือบางคล้า) และสถานที่ 3 (ตลาดท่าใหม่) ในฤดูแล้งมีต่ำกว่าค่ามาตรฐานแหล่งน้ำประเภทที่ 3

3. ความเป็นกรด – ด่างของน้ำ

จากการวิเคราะห์ความแปรปรวนของความเป็นกรด-ด่างของน้ำเปรียบเทียบระหว่าง 4 ช่วงฤดู ใน 11 สถานี (ภาพที่ 6 ค) พบว่าความเป็นกรด-ด่างของน้ำในทุก ๆ สถานีของทั้ง 4 ช่วงฤดู มีความแตกต่างกันอย่างมีนัยสำคัญ ($p < .05$) เกศินี กิจกำแหง (2543) กล่าวว่า การเปลี่ยนแปลง ความเป็นกรด – ด่างของน้ำบริเวณปากแม่น้ำบางปะกง แสดงถึงการได้รับอิทธิพลเนื่องจากฤดูกาล โดยพบว่าการเปลี่ยนแปลงความเป็นกรด – ด่างของน้ำมีแนวโน้มลดลงตามปริมาณน้ำฝนและ น้ำฝนที่เพิ่มขึ้น อีกทั้งในน้ำฝนจะประกอบด้วยเก๊สที่ละลายน้ำ โดยเฉพาะอย่างยิ่งการร้อน ได้ออกไซด์ จึงทำให้น้ำฝนมีคุณสมบัติเป็นกรดอ่อน ๆ ดังนั้นมือฝนคงจะไม่เข้มข้น จึงมีผลทำให้น้ำน้ำมีความ เป็นกรด – ด่างลดลงด้วย (Schlesinger, 1991) รวมถึงปริมาณอินทรียสารที่ถูกพัดพามากับน้ำฝน เป็นจำนวนมากนั้น เมื่อเกิดการเน่าเสียก็มีผลทำให้ความเป็นกรด – ด่างของน้ำลดลงได้ (พิชาญ สร้างวงศ์ และคณะ, 2541) นั่นหมายถึงฤดูฝนมีโอกาสที่ความเป็นกรด – ด่างของน้ำจะมีค่าต่ำกว่า ในฤดูแล้ง ตรงกับการรายงานของนิตย์ มุสิกะ (2544) ที่ได้รายงานว่า ในฤดูแล้ง ความเป็นกรด – ด่างของน้ำในแม่น้ำบางปะกงมีค่าสูงกว่าฤดูฝน แต่จากการศึกษาในครั้งนี้ไม่เป็นเช่นนั้น โดยกลับ พบว่าต่อฤดูฝน ค่าความเป็นกรด – ด่างของน้ำโดยเฉลี่ยสูงกว่าฤดูแล้งเพียงเล็กน้อย อาจเป็นเพราะ ปริมาณน้ำฝนและน้ำฝนในช่วงระยะที่ทำการเก็บข้อมูลมีปริมาณน้อยกว่าปีก่อน ๆ (ภาพที่ 16)



ภาพที่ 16 แสดงปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยรายเดือน ในรอบปี 2542, 2543 และ 2545

4. ความเค็มน้ำ

การกระจายของความเค็มน้ำในแม่น้ำบางปะกง (ภาพที่ 6 ข) มีความแปรปรวนสูง ทั้งนี้ การเปลี่ยนแปลงความเค็มน้ำขึ้นอยู่กับเวลาและสถานที่ โดยจะเห็นว่าในสถานีต้นน้ำ โดยเฉพาะอย่างยิ่งช่วงเวลาตั้งแต่ต้นฤดูฝนจนถึงต้นฤดูแล้ง ปริมาณน้ำฝนมาก (ภาพที่ 16) น้ำทะเลไม่สามารถรุกร้าวเข้าไปได้ในระยะทางไกล ๆ จึงพอน้ำในแม่น้ำมีค่าความเค็มต่ำ (ความเค็มเข้าใกล้ศูนย์) แต่เมื่อเข้าสู่ฤดูแล้งค่าความเค็มของสถานีตอนในของแม่น้ำกับสถานีตอนนอกซึ่งได้รับอิทธิพลของน้ำทะเลไม่มีความแตกต่างมากนัก ทั้งนี้เนื่องจากปริมาณน้ำฝนน้อย ดังนั้นน้ำทะเลเจิงสามารถรุกร้าวเข้าไปได้ถึงภัยในแม่น้ำได้ระยะทางไกล ๆ ซึ่งสอดคล้องกับรายงานของกรมควบคุมมลพิษ (2538) ที่รายงานว่าในฤดูแล้งน้ำทะเลหมุนเข้าไปตามลำน้ำบางปะกงเป็นเวลา 3 – 6 เดือน และขึ้นไปถึงจังหวัดปราจีนบุรี นอกจากนี้ยังคงรับรายงานการศึกษาในแม่น้ำบางปะกงของพรพิพิญ งามสกุล (2535) และธิดาพร ธรรมรงค์ (2540) ที่พบว่าระยะทางที่น้ำทะเลสามารถรุกร้าวเข้าไปในแม่น้ำได้นั้น สามารถเข้าไปได้ถึงต้นแม่น้ำบางปะกง ขณะที่สถานีที่อยู่ในทะเลการกระจายของความเค็มน้ำมีความแปรปรวนน้อย ทั้งนี้เนื่องจากได้รับอิทธิพลของน้ำทะเลตลอดเวลา ดังนั้นปัจจัยที่มีอิทธิพลต่อการเปลี่ยนแปลงความเค็มน้ำ ได้แก่ น้ำเขื่อนน้ำลำลัง ลักษณะทางกายภาพของน้ำในแม่น้ำ และปากแม่น้ำ การระเหยของน้ำ ปริมาณฝนที่ตกลงมา รวมถึงปริมาณน้ำที่ไหลออกด้วย (ณัฐราตน์ ปภาสวิทัย, 2522 และ Boonphakdee et al., 1999) ลักษณะการแพร่กระจายของความเค็มซึ่งให้เห็นว่าน้ำในบางปะกงเอกสารนี้มีการผสมผสานแบบ Well mixed โดยที่มีความแตกต่างระหว่างฤดูกาลสูงซึ่งฤดูความคุณโดยปริมาณน้ำฝน เป็นลักษณะที่คล้ายคลึงกันแม่น้ำในเขตมรสุม (มนูวดี หังสพฤกษ์, 2532)

ตารางที่ 5 แสดงปริมาณเพียงค่าต่ำสุด - ทรงตุ้ดของยาพ่นในบริเวณของอ่อนช่องท่อกระเพาะปัสสาวะ

	มม.บ. 45 ¹	มม.บ. 45 ²	ก.บ. 45 ¹	ก.บ. 45 ²	ก.ค. 45 ¹	ก.ค. 45 ²	ก.ค. 41-ก.ค. 41 ³	ก.ค. 41-ก.บ. 42 ³	มี.ค. 39 ²	ก.ค. 39 ²
อุณหภูมิ (°C)	30.3-33.1	30.0-32.7	29.2-30.8	27.8-30.7	29-33	29-31	30.0-34.6	25.9-34.5	27-32	27-28.4
ความเค็ม (psu)	8.7-30.1	0.2-32.7	0.1-26.7	0.1-32.7	8.0-32.5	0-0.5	0.4-24.0	26.6-32.7	11-34	0-4
ความเป็นกรด-ด่าง	7.2-8.0	7.5-8.2	7.1-8.1	6.7-7.9	7.2-7.7	6.0-7.0	6.8-7.8	7.2-8.1	7.3-7.8	6.6-7.8
ออกซิเจนในตัวอย่าง (mg/l)	3.3-5.4	3.2-5.3	3.3-5.8	2.6-5.7	2.9-7.1	4.4-6.4	3.4-10.0	3.9-6.8	4.4-7.6	4.0-6.7
หมายเหตุ	1. การศึกษาครั้งที่ ³ 2. สุวรรณ ภานุตรະกิต (2543) 3. เกศนี กิจจำแหง (2543) 4. กรมป่าท่า (2539)									

การเปลี่ยนแปลงปริมาณความเข้มข้นฟอสฟอรัสที่ละลายในน้ำ ในดินตะกอนและอนุภาคแขวนลอย

1. ฟอสฟอรัสที่ละลายในน้ำ

ปริมาณฟอสเฟตในบริเวณบางปะกงເອສຖາຣ (ภาคที่ 7) มีแนวโน้มการเปลี่ยนแปลงที่ไม่เด่นชัด โดยมีการเพิ่มขึ้นและลดลงตลอดเวลา เมื่อพิจารณาถึงค่าเฉลี่ยของปริมาณฟอสเฟตของแต่ละคุณภาพ พบว่ามีค่าแตกต่างกันมาก คือมีค่าสูงที่สุดในต้นฤดูฝน และค่าต่ำที่สุดในปลายฤดูแล้ง การกระจายของฟอสเฟตในต้นฤดูฝน มีค่าสูงขึ้นจากต้นแม่น้ำจนถึงสถานีที่เริ่มออกสู่ทะเล (ค่าสูงมากในสถานี B2) หลังจากนั้นมีค่าลดลง ขณะเดียวกันการกระจายของฟอสเฟตในปลายฤดูฝนมีแนวโน้มเป็นลักษณะเช่นเดียวกันกับต้นฤดูฝนแต่มีปริมาณต่ำกว่า ทั้งนี้เป็นเพราะตลอดทั้งฤดูฝนมีการเติมฟอสเฟตเข้ามาอย่างต่อเนื่องตลอดระยะเวลา โดยมากกับน้ำทึบจากชุมชนและอุตสาหกรรม ซึ่งมีสารทำความสะอาด (Detergents) ประปนอยู่ ซึ่งให้เห็นว่าปริมาณน้ำจืดจากแม่น้ำดิน มีอิทธิพลต่อความเข้มข้นของฟอสเฟตในแม่น้ำบางปะกงในแง่ของการเพิ่มเติมธาตุอาหาร ส่วนในช่วงต้นฤดูแล้งฟอสเฟตมีการกระจายไม่แน่นอน แต่พบว่ามีปริมาณมากบริเวณตอนกลางของแม่น้ำ และลดลงเมื่อออกสู่ทะเล อาจเป็นเพราะถูกเชื้อจากด้วยน้ำทะเล และการนำไปใช้โดยสิ่งมีชีวิต ขณะที่ช่วงปลายฤดูแล้งฟอสเฟตมีการกระจายน้อยมาก ค่าความเข้มข้นที่ตรวจวัดได้ต่ำที่สุดในรอบปี ทั้งนี้อาจเนื่องมาจากปริมาณน้ำฝนมีน้อย ขณะเดียวกันมีแรงหนุนจากน้ำทะเลที่สามารถนำอนุภาคเข้าไปลงสถานีต้นน้ำในฤดูนี้

จากการวิเคราะห์ความแปรปรวนค่าเฉลี่ยปริมาณฟอสฟอรัสร่วมทั้งหมวดที่ละลายน้ำ พบร่วยว่าช่วงเวลาตั้งแต่ต้นแล้วไปจนถึงต้นฝนมีค่าไม่แตกต่างกัน ยกเว้นปลายฝนที่พบมีปริมาณต่ำที่สุดและต่ำกว่าทุกฤดูอย่างมีนัยสำคัญทางสถิติ ($p < .05$) การเปลี่ยนแปลงปริมาณฟอสฟอรัสบริเวณปากแม่น้ำนั้นขึ้นอยู่กับปริมาณน้ำที่นำฟอสฟอรัสจากบริเวณต้นน้ำลงสู่ปากแม่น้ำ การดูดซับและการปลดปล่อยจากตะกอนและสารแขวนลอยในน้ำ การขับถ่ายและการย่อยสลายอินทรีย์สาร โดยสิ่งมีชีวิตก็สามารถถือให้เกิดการกลับคืนมาของอนินทรีย์สารออกสู่มวลน้ำ การนำไปใช้โดยแพลงก์ตอนพืชเพื่อการเจริญเติบโต การรับกวนตะกอนโดยสิ่งมีชีวิต หรือกระบวนการทางกายภาพ เช่นคลื่นลม การพสมพسانของมวลน้ำ และปริมาณฟอสฟอรัสที่ละลายอยู่ในดินตะกอน สามารถซึมอกจากตะกอนออกสู่ชั้นน้ำทะเลเป็นต้น (กัลยา อรุณวิทย์, 2525; สุวัจน์ ชัยรุส, 2536) จากการศึกษา อธิบายได้ว่าภัยหลังการพัดพาเอามวลน้ำที่มีปริมาณฟอสฟอรัสน้ำสูงลงสู่ปากแม่น้ำตั้งแต่ต้นฤดูฝนจะผ่านกระบวนการเปลี่ยนแปลงทางฟิสิกส์และเคมีของดินตะกอน กลายเป็นแร่ฟอสฟอรัส (เปียงศักดิ์ เมนะเศวด, 2539) จึงทำให้พบปริมาณฟอสฟอรัสทั้งหมวดที่ละลายน้ำต่ำที่สุดใน

ปลายถูกฝัน หลังจากนั้นฟอสฟอรัสส่วนที่ละลายน้ำจะสามารถถูกย่อยลายโดยการทำงานของแบคทีเรียเปลี่ยนเป็นรูปอนินทรีย์ฟอสฟอรัสส่วนที่ละลายน้ำได้ กระบวนการนี้เกิดขึ้นได้ทั้งในน้ำและในดินตะกอน โดยความสำคัญของแบคทีเรียในการสร้างอนินทรีย์ฟอสฟอรัสในดินตะกอนมีมากกว่าในน้ำ ฟอสฟอรัสที่ละลายในน้ำที่แทรกอยู่ระหว่างดินตะกอนจะถูกแยกเปลี่ยนโดยกระบวนการแพร่สู่น้ำข้างบนได้ จึงเป็นเหตุผลสนับสนุนการตรวจพบฟอสฟอรัสส่วนที่ละลายน้ำมีปริมาณมากตั้งแต่ต้นแม่น้ำไปจนถึงต้นฝุ่น แต่จะเดียวกับปลายแล้งนีการตรวจพบว่ามีปริมาณฟอสเฟตต่ำที่สุด อาจเนื่องมาจากอิทธิพลของน้ำทะเลที่อาจแยกฟอสเฟตออกจากน้ำ โดยการดูดซับไว้บนผิวของเศษแร่ธาตุ โดยการดูดซับจะเพิ่มขึ้นเมื่ออุณหภูมิเพิ่มขึ้น (มนุวัติ หังสภาพน้ำ, 2532)

2. ฟอสฟอรัสในดินตะกอน

จากการตรวจปริมาณฟอสฟอรัสในดินตะกอน (ภาพที่ 12) จะเห็นได้ว่า มีการแพร่กระจายแตกต่างกันน้อยมากในแต่ละถูกฝัน เมื่อเปรียบเทียบกับการแพร่กระจายในน้ำหรือในอนุภาคขนาดใหญ่ ก่อร่องรอย ในทุกถูกฝัน ปริมาณฟอสฟอรัสในดินตะกอนมีค่าสูงที่สุดที่สถานีวัดบน ซึ่งอาจเป็นไปได้ว่าบริเวณนี้อาจเป็นพื้นที่ที่มวลน้ำจืดจากแม่น้ำและมวลน้ำเค็มจากทะเล กิจกรรมผสมผสานกัน (Mixing Zone) และด้วยแรงปะทะกันของกระแสน้ำที่สอง ทำให้ฟอสฟอรัสจับตัวเป็นอนุภาคใหญ่ขึ้นและตกลงสะสมอยู่ที่พื้น ทำให้บริเวณนี้พบว่ามีฟอสฟอรัสร่วมในดินมากกว่าบริเวณอื่น ๆ นอกจากนี้ปริมาณฟอสฟอรัสในดินตะกอนที่ตรวจวัดได้ในแต่ละถูกฝันมีความแตกต่างกันน้อยมาก ยกเว้นในตอนต้นถูกฝันที่พบว่าปริมาณฟอสฟอรัสในดินตะกอนที่ตรวจวัดได้มีค่าต่ำที่สุดในรอบปี ทั้งนี้เนื่องจากต้นถูกฝัน ปริมาณฟอสฟอรัสที่มากับน้ำฝนหากยังน้อยมาก ประกอบกับเวลาช่วงซีดินไม่มีน้ำสืบ การย่อยสลายสารอินทรีย์ซึ่งอาจจะเกิดได้ไม่สมบูรณ์

3. ฟอสฟอรัสในรูปอนุภาคขนาดใหญ่

การกระจายของปริมาณฟอสฟอรัสในรูปอนุภาคขนาดใหญ่ (รูปที่ 14) ช่วงต้นถูกฝันมีค่าสูงขึ้นจากสถานีต้นน้ำจนถึงสถานีน้ำงาประศาลาและเริ่มลดลงในสถานีที่เริ่มออกสู่ทะเล (สถานีวัดบน) การกระจายในลักษณะนี้คล้ายกับการกระจายของปริมาณฟอสฟอรัสที่ละลายน้ำในช่วงเวลาเดียวกัน ทั้งนี้อาจเป็นผลสืบเนื่องมาจากการมีปริมาณฟอสฟอรัสร่วมที่ละลายน้ำมากในแต่ละบริเวณและช่วงเวลาดังกล่าว จึงส่งผลให้ปริมาณฟอสฟอรัสในรูปของอนุภาคขนาดใหญ่มากตามไปด้วย แต่ปริมาณที่ตรวจวัดได้ในรูปอนุภาคขนาดใหญ่ ที่สถานีต้นน้ำมีค่ามากกว่าสถานีที่ออกสู่ทะเล ซึ่งตรงกันข้ามกับปริมาณฟอสฟอรัสร่วมที่ละลายน้ำที่พบว่าในสถานีที่อยู่ต่อน้ำของแม่น้ำกาลัน มีค่าสูงกว่าสถานีต้นน้ำและสถานีที่ออกสู่ทะเล ส่วนตอนปลายถูกฝันปริมาณฟอสฟอรัสในอนุภาคขนาดใหญ่มีการกระจายไม่แน่นอน ทางสถานีต้นน้ำและมีแนวโน้มลดลงในสถานีที่ออกทะเล

การมีลักษณะกระจายแบบไม่แน่นอน ในสถานีต้นน้ำเป็นเพริมาณทางด้านน้ำ น้ำมีความเดื้อต่า การถูกเจือจางด้วยน้ำทะเลไม่มี นอกจากนี้ปริมาณฟอสฟอรัสที่ตรวจพบยังขึ้นอยู่กับสถานที่ โดยบริเวณที่มีแหล่งชุมชนหนาแน่น ได้แก่สถานที่ทำใหม่และบริเวณที่มีการทำการประมงอยู่มากได้แก่สถานีวัดบน ปริมาณฟอสฟอรัสในรูปอนุภาคแขวนลอยมีค่ามากกว่าบริเวณอื่น ๆ ขณะที่ในช่วงต้นฤดูแล้ง ปริมาณฟอสฟอรัสในรูปอนุภาคแขวนลอยขึ้นอยู่กับสถานที่มากกว่า อาจเป็นเพราะช่วงเวลาที่ปริมาณฟอสฟอรัสในรูปอนุภาคแขวนลอยขึ้นอยู่กับสถานที่มากกว่า อิทธิพลจากน้ำหาดทรายหรือน้ำทะเล แต่ในช่วงปลายฤดูแล้งปริมาณฟอสฟอรัสในรูปอนุภาคแขวนลอยที่ตรวจพบได้ลดลงตามน้ำมีปริมาณต่ำมากและแทนที่ไม่พนแยบในบางสถานี และเป็นค่าต่ำสุดที่ตรวจพบได้ในรอบปี ทั้งนี้เป็นเพราะการที่น้ำทะเลสามารถนำน้ำขึ้นไปลึกลงสถานีต้นน้ำได้โดยไม่มีอิทธิพลจากน้ำฝนเลย ทำให้ปริมาณฟอสฟอรัสส่วนที่แขวนลอยถูกเจือจางด้วยน้ำทะเล ดังนั้น จะเห็นได้ว่าในรอบปีที่ทำการศึกษาครั้งนี้ ปริมาณความเข้มข้นฟอสฟอรัสที่ตรวจวัดบริเวณบางปะกงເອສຖຽມค่านักที่สุดทั้งในรูปที่ละลายน้ำ ในอนุภาคแขวนลอยและในดินตะกอน ในช่วงต้นฤดูฝน

การเปลี่ยนแปลงปริมาณความเข้มข้นในโตรเรนท์คลาيان้ำ ในดินตะกอนและอนุภาคแขวนลอย

1. ในโตรเรนท์คลาيان้ำ

ปริมาณแอมโมเนียม (ภาพที่ 10) แนวโน้มเปลี่ยนแปลงตามฤดูกาล เมื่อเข้าฤดูฝน ปริมาณแอมโมเนียมมีแนวโน้มสูง และจะสูงมากขึ้นตามปริมาณน้ำฝน จากนั้นปริมาณแอมโมเนียม แนวโน้มลดลงเมื่อเข้าฤดูแล้ง โดยในช่วงปลายฤดูฝนจะสังเกตเห็นว่าปริมาณแอมโมเนียมลักษณะ ปริมาณแอมโมเนียมมีแนวโน้มสูง แนวโน้มลดลงเมื่อเข้าฤดูแล้ง โดยในช่วงปลายฤดูฝนจะสังเกตเห็นว่าปริมาณแอมโมเนียมลักษณะการกระจายไม่แน่นอน และค่าที่ตรวจวัดได้ยังเป็นค่าที่สูงที่สุดในรอบปีอีกด้วย ที่เป็นเช่นนี้ เพราะในช่วงเวลาตั้งแต่ต้นฤดูฝน น้ำฝนได้ชะล้างพื้นที่บนบกลงสู่แม่น้ำ และถูกย่อyleway โดยแบบที่เรียก ในช่วงการแอมโมนิฟิคชัน ได้สารแอมโมเนียม จึงทำให้พนความเข้มข้นของแอมโมเนียมในฤดูฝน สูงกว่าในฤดูแล้งมาก ประกอบกับเวลาช่วงชีวิตของน้ำในฤดูฝนจะสั้น (Short Residence Time) นี่เองจากน้ำฝนผลักดันให้ออกสู่ปากแม่น้ำต่อเนื่องเวลา ทำให้การออกซิไดซ์สารอินทรีย์และแอมโมเนียมไปเป็นในไทรท์และในเตรทยังไม่สมบูรณ์ จึงพนปริมาณในไทรท์และในเตรทที่ไม่สูงเท่าในฤดูแล้ง ขณะที่ในฤดูแล้งการย่อylewayสารอินทรีย์ได้ดำเนินไปแล้วค่อนข้างสมบูรณ์ แอมโมเนียมส่วนใหญ่ถูกเปลี่ยนไปอยู่ในรูปของในไทรท์และในเตรท จึงพนแอมโมเนียมได้ต่ำ ลดลงตามฤดูกาล

การเปลี่ยนแปลงปริมาณแอมโมเนียในบริเวณบางปะกงເօສຫຼຸຣີໃນแต่ละสถานีที่ทำการศึกษา พนวจไม่มีแนวโน้มของการเปลี่ยนแปลงตามสถานีอย่างเด่นชัด เนื่องจากไม่เพียงเฉพาะอิทธิพลจากการชะล้างพัดพามากับน้ำฝนเพียงอย่างเดียวเท่านั้น แต่เกิดจากการอิทธิพลภายนอก เช่น การได้รับจากน้ำทะเลเข้ามามเพิ่มเติม ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาของธิดาพร บรรรรพ (2540) ว่าปริมาณแอมโมเนียในแม่น้ำบางปะกงมีค่าสูงมากทางตอนใน และปริมาณแอมโมเนียกลับสูงมากขึ้นอีกรังในสถานีที่เป็นปากแม่น้ำ (สถานีวัดบน) ซึ่งในบริเวณดังกล่าวพบว่าพบว่ามีกิจกรรมทางการประมง เช่นการเลี้ยงปลากระเพงขาวในกระชังอยู่มาก ผลจากการให้อาหารและการขับถ่ายของปลาอาจส่งผลให้ปริมาณแอมโมเนียในบริเวณนี้สูงขึ้นและอีกส่วนหนึ่งอาจได้จากการปลดปล่อยออกน้ำจากดินตะกอนภายในปากแม่น้ำ

ปริมาณไนโตรท (ภาพที่ 8) มีแนวโน้มเปลี่ยนแปลงตลอดเวลา ไม่สามารถออกแนวโน้มได้โดยจะพบปริมาณไนโตรทสูงในช่วงต้นฤดูฝน แสดงถึงอิทธิพลของน้ำฝนที่ไหลเข้าสู่ในแม่น้ำ รวมทั้งการได้รับเพิ่มจากน้ำทิ้งและสิ่งปฏิกูลจากชุมชนบ้านเรือนและฟาร์มปศุสัตว์ ทำให้ปริมาณไนโตรทสูงมากในช่วงนี้ แต่ต้นฤดูแล้ง ก็ยังพบว่ามีปริมาณไนโตรทสูงด้วย อาจเนื่องมาจากการได้รับไนโตรทเพิ่มขึ้นภายในแม่น้ำเอง โดยการปลดปล่อย (Oxidation) ออกมาจากตะกอนและอินทรียสาร โดยแบคทีเรีย (Valiela, 1995) มากกว่าจากน้ำฝนที่ไหลบ่า เนื่องจากช่วงเวลาดังกล่าวปริมาณน้ำฝนมีน้อย นอกจากนี้จะพบว่าปริมาณไนโตรทในปลายฤดูแล้งมีลักษณะการกระจายของก้าวความเข้มข้นใกล้เคียงกันตลอดตั้งแต่ต้นน้ำจนกระทั่งออกสู่ทะเล ทั้งนี้น่าจะเกิดจากมีปริมาณน้ำเค็มสูงมากโดยมีลักษณะเป็นมวลน้ำเคี่ยวกันเกื้องติดคลอลาโน๊น น้ำเค็มจึงเข้าไปเจือจาง ขณะที่ปริมาณไนโตรทที่ตรวจวัดได้ในต้นฤดูแล้ง มีค่าสูงในบริเวณตอนกลางของแม่น้ำและลดลงตามระยะทางออกสู่ทะเล จึงเห็นได้ว่าปริมาณไนโตรทของฤดูแล้งในแม่น้ำบางปะกง ไม่มีความสัมพันธ์กับความเค็ม แต่ขึ้นอยู่กับการการปนเปื้อนของสารอินทรีย์ในโตรเจนมากกว่า ในทำนองเดียวกับ ตลอดฤดูกาลปริมาณไนโตรทมีค่าต่ำมาก และเป็นค่าที่สม่ำเสมอตั้งแต่ต้นน้ำจนถึงบริเวณก่อนปากแม่น้ำ และมีค่าเพิ่มขึ้นในบริเวณที่เป็นปากแม่น้ำ และปริมาณกลับลดลงเมื่อมีการออกสู่ทะเลมากขึ้น เหตุที่เป็นเช่นนี้อาจเนื่องมาจากการปริมาณน้ำฝนมีมาก Residence Time ของน้ำสั้น ของเสียต่าง ๆ ถูกผลักดันออกไปจากแม่น้ำ ได้ก่อนที่กระบวนการย่อยสลายสารอินทรีย์ของแบคทีเรียจะเกิดขึ้น จึงทำให้บริเวณในแม่น้ำตรวจพบไนโตรทได้ในปริมาณที่ต่ำมาก ขณะเดียวกันของเสียที่ถูกผลักดันออกจากแม่น้ำจะถูกพาไปกองทับในบริเวณปากแม่น้ำ บวกกับมวลน้ำเค็มที่ดันเข้ามา ทำให้มีกระบวนการย่อยสลายสารอินทรีย์เกิดขึ้นในบริเวณนี้ ผลของการย่อยสลายสารอินทรีย์โดยขบวนการทางเคมีซึ่งเป็นกระบวนการที่พบว่ามีอิทธิพลต่อการเปลี่ยนแปลงของปริมาณสารอาหารอินทรีย์ที่ละลายในน้ำบริเวณปากแม่น้ำมาก (Aston, 1980) เป็นการยืนยันถึงการปนเปื้อนของสารอินทรีย์ในโตรเจนบริเวณนี้ โดยอยู่ในขั้นที่แอมโมเนียถูกเปลี่ยนเป็นไนโตรท

ปริมาณในtered (ภาพที่ 9) มีแนวโน้มเพิ่มขึ้นและลดลงตามฤดูกาล คือมีแนวโน้มเพิ่มขึ้นเมื่อเข้าสู่ฤดูกาลและลดลงเมื่อเข้าสู่ฤดูแล้ง โดยในช่วงต้นฤดูกาลพบริมาณในteredสูง เป็นเพราะได้รับอิทธิพลจากการชะล้างพัดพามากับน้ำฝน ซึ่งจะชะล้างเอาปูย์ที่ใช้ในการเกษตรกรรม ขณะเดียวกันก็มีปริมาณจากชุมชนบ้านเรือน และอินทรีย์สารลงสู่แม่น้ำแล้วไหลเข้าสู่ปากแม่น้ำ จากนั้นแบนกีเรียจะทำการย่อยสลายกล้ายเป็นในteredโดยกระบวนการแยกตัวสารอินทรีย์ในโตรเจนที่มากับปริมาณน้ำฝนกำลังถูกย่อยสลายโดยแบนกีเรียในกระบวนการแอนโมนิฟิเคชันได้สารแอนโมเนียมากกว่าสารอินทรีย์ในโตรเจนซึ่งถูกเปลี่ยนรูปใหม่ออยู่ในรูปของในteredมากขึ้น ขณะที่ปลายฤดูแล้งปริมาณในteredที่ตรวจวัดได้มีค่าลดต่ำลงอีกรึ่งน่าจะเป็นผลมาจากการที่ในteredถูกใช้ไปในการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืช

ปริมาณในโตรเจนรวมในน้ำ (ภาพที่ 11) ความแตกต่างระหว่างฤดูกาลของปริมาณในโตรเจนที่ละลายน้ำในฤดูกาลนี้ค่าสูงกว่าในฤดูแล้งอย่างมีนัยสำคัญ ($p < .05$) ซึ่งอาจเป็นผลมาจากการชะล้างผิวดินหลังจากฝนตก และจากการย่อยสลายของอินทรีย์สารจากแม่น้ำ สองคลองกับการศึกษาพฤติกรรมของสารอาหารในโตรเจนในป่ายชัยเลนบ้านบางโรง จังหวัดภูเก็ตของ ปันศักดิ์ สุรัสวดี (2546) ที่รายงานว่า ปริมาณในไตรมาสแรกในteredที่ละลายน้ำในฤดูกาลนี้ค่าสูงกว่าฤดูแล้งอย่างมีนัยสำคัญ จากการศึกษาในครั้งนี้พบว่าค่าความเข้มข้นของสารอาหารในโตรเจนที่ละลายน้ำในบริเวณบางปะกงเชื่อมต่อสู่สามารถตรวจสอบตรวจได้ในรูปของแอนโมเนียมและในtered มากกว่าในรูปในไตรมาสเดือนช่วงนี้คาดว่าเป็นอิทธิพลของน้ำหลักที่พัดพาแอนโมเนียม และในteredจากภาคสิกรรมมากกว่า ส่วนการพบในไตรมาสปริมาณต่ำ อาจเนื่องจากในไตรมาสเป็นตัวกลางของการเกิดปฏิกิริยาในตรีฟิเคชันและปฏิกิริยาเดในตรีฟิเคชัน ดังนั้นจึงพบปริมาณในไตรมาสต่อมาข้างต่อไปกับการเปลี่ยนแปลงตลอดเวลา

2. ปริมาณในโตรเจนในคืนตะกอน

ปริมาณในโตรเจนที่สะสมอยู่ในคืนตะกอน (รูปที่ 13) แตกต่างกันตามฤดูกาล โดยพบว่ามีการสะสมในคืนตะกอนมากที่สุดในเดือนธันวาคมและน้อยที่สุดในเดือนมิถุนายน ทั้งนี้ผลมาจากการอิทธิพลของน้ำฝนในปีที่ทำการศึกษาซึ่งมีปริมาณมากที่สุดในเดือนพฤษภาคมและยังคงมากต่อมาถึงเดือนมิถุนายน การไหลบ่าของมวลน้ำจะไปกวนตะกอนให้ฟุ้งกระจายกลับขึ้นสู่มวลน้ำได้ (Re-Suspension) จึงส่งผลให้ตรวจพบปริมาณในโตรเจนในคืนตะกอนได้น้อยในฤดูกาล จากนั้นปริมาณน้ำฝนที่ลดลงตั้งแต่เดือนตุลาคม ทำให้มีอินทรีย์และอนินทรีย์ในโตรเจนที่ถูกพามากับมวลน้ำมีโอกาสตกลงสู่พื้นท้องน้ำได้ จึงเป็นโอกาสที่พนในโตรเจนในคืนตะกอนได้สูง นอกจากนี้ปริมาณน้ำฝนที่มากผลักดันให้ตรวจพบในโตรเจนในคืนตะกอนทุกฤดูกาล มีแนวโน้มสูงขึ้นตามระยะทางที่ออกสู่ทะเล

ปริมาณในโตรเจนในรูปอนุภาคขนาดเล็ก (μm) ในดินดูดแลงพบมากกว่าดินดูดฟัน และทุกๆ หุ่นยนต์ในสถานีต้นน้ำค่าความเข้มข้นมีแนวโน้มต่ำกว่าสถานีในทะเล การที่ดินดูดแลงพบปริมาณในโตรเจนในรูปอนุภาคขนาดใหญ่มากกว่าในดินดูดฟัน เป็นระยะเวลาช่วงชีวิตของน้ำในแม่น้ำในดินดูดและยาวนาน (Long Residence Time) ทำให้แบคทีเรียมีเวลาอยู่ถาวรสสารอินทรีย์ออกมานเป็นสารประกอบในโตรเจนมากขึ้น ส่วนปริมาณในโตรเจนในรูปอนุภาคขนาดเล็กที่พบมากขึ้นในสถานีในทะเลน่าจะเป็นเพราะผลจากการหลักดินของน้ำในแม่น้ำ จากการศึกษาในครั้งนี้อาจกล่าวได้ว่าการเปลี่ยนแปลงปริมาณสารอาหารในโตรเจนในบริเวณบางปะกงເօສຫຼີນอยู่กับปริมาณน้ำฝนที่พัดพาเอาไว้น้ำที่มีปริมาณในโตรเจนเข้าสู่แม่น้ำ การดูดซับและการปลดปล่อยจากตะกอนการขับถ่ายและการย่อยสลายสารอินทรีย์ในโตรเจนโดยสิ่งมีชีวิตสามารถถูกกำหนดโดยอนินทรีย์สารออกสู่แม่น้ำ ดังจะเห็นได้ว่าสารอาหารในโตรเจนที่ตรวจวัดได้จากการศึกษาในครั้งนี้จะพบว่ามีการละลายในน้ำมากกว่าการสะสมอยู่ในดินตะกอน หรือในรูปของอนุภาคขนาดเล็ก เป็นผลมาจากการมีเวลาช่วงชีวิตของน้ำในแม่น้ำที่ยาวนานขึ้น (Long Residence Time) เนื่องจากปริมาณน้ำฝนที่มีปริมาณน้อยกว่าทุกปีที่ผ่านมาและมีน้ำทะเลหมุน การชะล้างของเสียจากฝั่งลงสู่แม่น้ำจะลดลงด้วย เวลาช่วงชีวิตของน้ำที่ยาวนานทำให้แบคทีเรียมีเวลาปลดปล่อยธาตุอาหารในโตรเจนจากตะกอนได้มากขึ้น

พฤติกรรมของธาตุอาหารฟอสฟอรัสและไนโตรเจนในบริเวณบางปะกงເօສຫຼີ

1. พฤติกรรมของฟอสฟอรัสในบริเวณบางปะกงເօສຫຼີ

การศึกษาพฤติกรรมของฟอสฟอรัสที่ละลายในบริเวณบางปะกงເօສຫຼີ โดยการหาความสัมพันธ์ระหว่างปริมาณฟอสฟอรัสที่ละลายในน้ำกับความเค็มของน้ำ พบว่าฟอสฟอรัสในบริเวณบางปะกงເօສຫຼີมีพฤติกรรมเป็นแบบไม่อุบัติ ทั้งนี้จะเห็นได้จากการที่มีพฤติกรรมการแพร่กระจายที่สัมพันธ์กับขบวนการทางกายภาพ เช่นกระแส江水 ก่อให้เกิดการฟื้นฟูฟอสฟอรัสในดินดูดฟันที่มีน้ำฝนมาก และลดลงในดินดูดฟันที่มีน้ำฝนน้อยตามลำดับ ขณะเดียวกันค่าความเข้มข้นเพิ่มขึ้นในบริเวณที่เป็นปากแม่น้ำ ทั้งนี้น่าจะเกิดจากการผสมกันของน้ำจืดกับน้ำเค็ม และโดยการดูดซับบนตะกอนขนาดเล็กหรือการปลดปล่อยฟอสฟอรัสจากตะกอนดินหรือสารขนาดเล็ก หรืออาจกล่าวได้ว่าความเข้มข้นที่สูงขึ้นในบริเวณปากแม่น้ำอาจเกิดจากการ Regenerate ฟอสฟอรัสจากตะกอนขนาดเล็กที่มีสารอินทรีย์คาร์บอนสูง หรือบริเวณปากแม่น้ำน่าจะเป็น Source ของฟอสฟอรัส แต่หลังจากนั้นมีค่าลดลงอีกครั้งเมื่อมีการเข้าสู่ทะเล ทั้งนี้เป็นเพราะการเพิ่มขึ้นของความเค็มที่เป็นการลดการดูดซับอีกทางหนึ่ง อันเนื่องมาจากแรงแกร่งแห่งพื้นที่ดูดซับโดยแอนไซโนตัวอ่อนที่มีมากในน้ำทะเล (มนูวดี หังสพฤกษ์, 2532)

2. พฤติกรรมของไนโตรเจนในบริเวณบังปะกงເօສຖ້ວີ

ໃນໄຕຣທີໃນແມ່ນໍ້າບາງປະກົງ ພບວ່າມີພຸດີກິຮົມແບນອນຸຮັກຍ໌ ຊຶ່ງຕຽງກັບກິດຈົກຂາຂອງ ພຣທີພູ້ ຈານສຸກລຸ (2525) ທີ່ໄດ້ສຶກຂາພຸດີກິຮົມຂອງໃນໂຕຣເຈນໃນແມ່ນໍ້າບາງປະກົງແລ້ວຮາຍງານວ່າມີ ລັກຍະປະເປັນແບນອນຸຮັກຍ໌ ເຊັ່ນເຄີຍກັບກິດຈົກຂາຂອງ ປັບຜູ້ຢານິຍ໌ ພຣາພ່າຍ໌ (2535) ຊຶ່ງໄດ້ທຳກິດຈົກຂາ ໃນບົຣເວນແມ່ນໍ້າຝັນເຈືນ ພບວ່າໃນໄຕຣທີ່ມີລັກຍະປະພຸດີກິຮົມເປັນແບນອນຸຮັກຍ໌ເຊັ່ນກັນ ໂດຍໃນຄຸດທີ່ມີ ນໍ້າຝັນນໍ້ອຍກາຟມີລັກຍະປະເພີ່ມເຂົ້ນບົຣເວນຕອນກລາງຂອງແມ່ນໍ້າ ແລະ ລົດຄລົງເມື່ອເຂົ້າໄກລ້ປ່າກແມ່ນໍ້າເຊັ່ນກັນ ໂດຍຈະເກີດກາປັນເບື້ອນຈາກຫຼຸມໜັນ ຈາກໂຮງງານອຸດສາຫກຮົມ ຈາກກາກເກີດກາເກຍຕຣແລະ ຈາກກາກເກີດຈາກກະບວນກາຮົມ Nitrification ໂດຍອິນທີ່ຢີ ໃນໂຕຣເຈນຄຸດເປັນໄຫວ້ຢູ່ໃນຮູບແບນ ໂມເນີນ ໂດຍແບກທີ່ເຮີບງາງໜັດ ຈາກນັ້ນແວນ ໂມເນີຈະຄຸດເປັນເປົ້ນ ເປັນໃນໄຕຣທີ່ ແລະ ໃນເຕຣທ ໂດຍແບກທີ່ເຮີບພວກ Nitromonas ແລະ Nitrobactor ຕາມລຳດັບ

ໃນເຕຣທໃນແມ່ນໍ້າບາງປະກົງ ພບວ່າມີພຸດີກິຮົມແບນໄໝອນຸຮັກຍ໌ ເນື່ອຈາກກາຟມີໄໝເປັນໃນ ຕາມເສັ້ນເຈືອງຈາມທຄນິງ ຊຶ່ງຄ່າກິດຈົກຂາຂອງໃນແບນອນຸຮັກຍ໌ ໂດຍກາຟມີລັກຍະປະໂຄງເຂົ້ນ ຂະຫານີ ຂະຫາທີ່ແວນ ໂມເນີນສ່ວນທີ່ລະລາຍນໍ້າມີພຸດີກິຮົມແບນໄໝອນຸຮັກຍ໌ ໂດຍກາຟມີລັກຍະປະໂຄງເຂົ້ນ ແລະ ລົດຄລົງເມື່ອກິດຈົກບົຣເວນນີ້ໄດ້ຮັບສາຮອນທີ່ຈາກຫຼຸມໜັນ ທຳໄດ້ສາຮອນທີ່ຈຸກຍ່ອຍສລາຍ ໂດຍແບກທີ່ເຮີບ ແລະ ເຫຼື້ອງຈາງໜັດ ຊຶ່ງຈະໄດ້ສາງປະກອບທີ່ມີແວນ ໂມເນີນເປັນສ່ວນໃໝ່ ສອດຄລົ້ອງກັບກິດຈົກຂາຂອງ Eyre and Twigg (1995) ທີ່ທຳກິດຈົກຂາໃນ Richmond River Estuary ໂດຍພັນລັກຍະກາຮົມເພີ່ມເຂົ້ນ ຂອງແວນ ໂມເນີນເນື່ອງນາງກາຮົມ Mineralization ຂອງສາຮອນທີ່ເຊັ່ນກັນ

ການສັນພັນຮັບອອກປະມາມຟອສົກຮັສແລະ ໃນໂຕຣເຈນທີ່ລະລາຍນໍ້າ

ກິດຈົກຂາການສັນພັນຮັບວ່າງປະມາມຟອສົກຮັສແລະ ໃນໂຕຣເຈນທີ່ລະລາຍນໍ້າໃນຮູບ ຂອງອັຕຣາສ່ວນຮະວ່າງ ໃນໂຕຣເຈນຕ່ອື່ອຟອສົກຮັສ (N : P) ໂດຍໃນ ໂຕຣເຈນທີ່ລະລາຍນໍ້າປະກອບດ້ວຍ ຀່າແວນ ໂມເນີນ ໃນໄຕຣທີ່ ແລະ ໃນເຕຣທ ຝົກຮັສທີ່ລະລາຍນໍ້າປະກອບດ້ວຍຟອສົກຮັສ ພລຈາກ ກິດຈົກຂາດັ່ງແສດງໃນຕາரາງທີ່ 6

ພບວ່າໃນຕັ້ນຄຸດແລ້ວຄ່າເຄີ່ຍຂອງອັຕຣາສ່ວນຮະວ່າງ ໃນໂຕຣເຈນ : ຝົກຮັສ ເທົ່າກັນ 9.8 : 1 ຕອນປລາຍຄຸດແລ້ວຄ່າເຄີ່ຍຂອງອັຕຣາສ່ວນຮະວ່າງ ໃນໂຕຣເຈນ : ຝົກຮັສ ເທົ່າກັນ 4.2 : 1 ຕອນຕັ້ນ ຄຸດຝູນຄ່າເຄີ່ຍຂອງອັຕຣາສ່ວນຮະວ່າງ ໃນໂຕຣເຈນ : ຝົກຮັສ ເທົ່າກັນ 14.7 : 1 ແລະ ຕອນປລາຍຄຸດຝູນ ຄ່າເຄີ່ຍຂອງອັຕຣາສ່ວນຮະວ່າງ ໃນໂຕຣເຈນ : ຝົກຮັສ ເທົ່າກັນ 46.4 : 1

ตลอดระยะเวลาเดือนพฤษภาคมค่าเฉลี่ยต่ำกว่า 16 แสดงว่า ในตรรженเป็นปัจจัยจำกัดสำหรับการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืช อาจเนื่องมาจากการที่ปริมาณน้ำฝนมีน้อยในฤดูแล้ง ทำให้ปริมาณในตรรженถูกพัดพามากกับน้ำฝนมีน้อย รวมถึงอาจได้รับปริมาณฟอสฟอรัสเข้าสู่แม่น้ำและปากแม่น้ำโดยการปล่อยทิ้งจากชุมชนบ้านเรือนและโรงงานอุตสาหกรรมที่มีการปนเปื้อนของผงซักฟอกสูง หรือการปนเปื้อนจากภาคกิจกรรมการที่มีการใช้ปุ๋ยฟอสเฟต จึงทำให้มีปริมาณฟอสฟอรัสเพียงพอสำหรับการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืชขณะที่เมื่อว่าในเดือนกันยายนจะพบว่าค่าในตรรженต่อฟอสฟอรัสมีค่าต่ำกว่า 16 แสดงว่าในตรรженเป็นปัจจัยจำกัดสำหรับการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืช ทั้งนี้อาจเป็นช่วงเริ่มต้นของการพัดพาแต่เมื่อถึงเดือนปลายฤดูฝนกลับพบว่าค่าในตรรженต่อฟอสฟอรัสมีค่าสูงกว่า 16 หากซึ่งเป็นการแสดงว่าฟอสฟอรัสเป็นปัจจัยจำกัดสำหรับการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืช ทั้งนี้เนื่องมาจาก การได้รับอิทธิพลจากการชะล้างมากกับน้ำฝนมีมากซึ่งได้ชะพาเอาในตรรженจากแหล่งต่างๆ ลงสู่แหล่งน้ำทำให้มีปริมาณในตรรженเข้าสู่แม่น้ำสูง ผลของการที่มีปริมาณในตรรженในช่วงปลายฤดูฝนมีสูงมากจึงอาจเป็นส่วนหนึ่งที่สนับสนุนการเกิดปรากฏการณ์น้ำเปลี่ยนสี (Red Tide)

ตารางที่ 6 อัตราส่วนระหว่างในตรรженต่อฟอสฟอรัส (N : P) ในบางปีก่อนอุทกภัยในรอบปี 2545

ฤดู	N : P
ต้นฤดูแล้ง	9.8
ปลายฤดูแล้ง	4.2
ต้นฤดูฝน	14.7
ปลายฤดูฝน	46.4

ผลการศึกษาในครั้งนี้คัดเลือกเดือนกับการศึกษาริเวณปากแม่น้ำดำเนินปัจจัดสุราษฎร์ธานี (สมภพ เหลืองกังวานกิจ, 2541) พบว่า อัตราส่วนในตรรженต่อฟอสฟอรัสในฤดูแล้งมีค่าต่ำกว่าในฤดูฝน โดยในฤดูแล้งและฤดูฝนพบมีค่าเท่ากับ 18 และ 37 ตามลำดับ ซึ่งกล่าวได้ว่าทั้งสองฤดูกาลฟอสฟอรัสเป็นปัจจัยจำกัดสำหรับการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืช ส่วนการศึกษาของพรพิพย์ งานสกุล (2535) ในบริเวณปากแม่น้ำบางปะกง พบร่วมค่าในตรรженต่อฟอสฟอรัสในฤดูแล้งและฤดูฝนเท่ากับ 26 และ 31 ตามลำดับ แสดงว่าทั้งสองฤดูกาลฟอสฟอรัสเป็นปัจจัยจำกัดสำหรับการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืชเท่านั้น แต่จากการศึกษาของปัญญาณี พราพงษ์ (2535) ในแม่น้ำฟืน พบร่วมค่าในตรรженต่อฟอสฟอรัสเฉลี่ยในฤดูแล้งและฤดูฝนเท่ากับ 5 และ 7

ตามลำดับ แสดงว่าทั้งสองคุณภาพในโครงการเป็นปัจจัยสำคัญในการเริ่มต้นโครงการเพลงก์ตอนพืช การศึกษาความสัมพันธ์ระหว่างปริมาณสารอาหารฟอสฟอรัสและคุณภาพน้ำในโครงการและคุณภาพน้ำในแม่น้ำบางปะกง โดยพิจารณาจากค่าสัมประสิทธิ์สหสัมพันธ์ตามเกณฑ์ที่ได้กล่าวไว้ในบทที่ 3 ผลการศึกษาดังตารางที่ 4 ดังนี้

1. ปริมาณฟอสเฟต มีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางเดียวกับอุณหภูมน้ำ กล่าวคือ ถ้าอุณหภูมน้ำสูงขึ้น อาจมีแนวโน้มที่จะพบปริมาณฟอสเฟตสูงด้วย แต่ปริมาณฟอสเฟตอาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางตรงกันข้ามกับ ความเค็มน้ำ ออกรชิเจนละลายน้ำ และพิ效ของน้ำ โดยถ้าพนความเค็มน้ำ ออกรชิเจนละลายน้ำ และพิ效ของน้ำต่ำ อาจมีแนวโน้มที่จะพบปริมาณฟอสเฟตสูง เนื่องจากอุณหภูมิที่สูงขึ้นสิ่งมีชีวิตโดยเฉพาะอย่างยิ่งแบคทีเรียบผิวดินตะกอนทำหน้าที่ย่อยสลายได้ดีขึ้นจึงมีอิทธิพล โดยตรงต่อการคลื่อนย้ายฟอสเฟตจากที่อยู่บนผิวดินตะกอน เป็นรูปที่ละลายน้ำ ขณะเดียวกันความเป็นกรด – ด่างของน้ำซึ่งถือว่าเป็นปัจจัยสำคัญต่อการเปลี่ยนแปลงปริมาณฟอสเฟตในแม่น้ำ โดยจะเป็นปัจจัยควบคุมการคุณภาพซึ่งต้องการร่วมกับแคลเซียมการบ่อนเนต หรือคุณภาพซึ่งไปกับดินตะกอนมากขึ้นด้วย (Bostrom et al., 1988) จึงทำให้พบปริมาณฟอสเฟตที่ละลายน้ำลดลงเมื่อน้ำมีความเป็นกรด – ด่างเพิ่งสูงขึ้น ด้วยเหตุนี้ จึงอาจกล่าวได้ว่า การสูญเสียปริมาณฟอสเฟตจากมวลน้ำจะเกิดในแม่น้ำและน้ำกร่อยได้มากกว่า ในน้ำทะเล เนื่องจากน้ำในแม่น้ำมีความเป็นกรด – ด่างต่ำกว่าน้ำทะเล

2. ปริมาณในไทร์ท และในเตรท อาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางเดียวกับ อุณหภูมน้ำ กล่าวคือ ถ้าอุณหภูมน้ำสูงขึ้น อาจมีแนวโน้มที่จะพบปริมาณในไทร์ทสูง และอาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางตรงกันข้ามกับ ความเค็มน้ำ ออกรชิเจนละลายน้ำ และพิ效ของน้ำ โดยถ้าพนความเค็มน้ำ ออกรชิเจนละลายน้ำ และพิ效ของน้ำสูงขึ้น อาจมีแนวโน้มที่จะพบปริมาณในไทร์ทต่ำลง กล่าวคือเมื่อน้ำในแม่น้ำมีอุณหภูมิสูงขึ้น ทำให้ขวนการในตรีฟิเคลชันและเดในตรีฟิเคลชันเกิดขึ้นสมบูรณ์เร็วขึ้น เป็นผลให้สารอาหารในโครงการเปลี่ยนมาอยู่ในรูปในไทร์ท และในเตรทมากขึ้น โดยกระบวนการในตรีฟิเคลชัน ขณะที่เมื่อน้ำในแม่น้ำมีความเป็นกรด – ด่างต่ำ การออกซิเดชันกับไฮโดรเจนออกไซด์ ทำให้แอมโมเนียมเปลี่ยนรูปมาเป็น ในไทร์ทและในเตรทมากขึ้น นอกจากนี้แล้วยังพบว่าความเป็นกรด – ด่างของน้ำมีผลต่อการคุณภาพและปลดปล่อยปริมาณในเตรทบนผิวดินอีกด้วย สดคล้องกับการศึกษาใน Pomotac River (Seitzinger, 1987) พบว่า การคุณภาพในเตรทบนผิวดินดินจะเพิ่มมากขึ้นเมื่อความเป็นกรด – ด่างของน้ำเพิ่มขึ้น ดังนั้น ถ้าความเป็นกรด – ด่างของน้ำเพิ่มมากขึ้นปริมาณในเตรทอาจมีแนวโน้มน้อยลงได้ และถ้าความเป็นกรด – ด่างต่ำลงก็จะพบปริมาณในเตรทเพิ่มขึ้นเนื่องจากการขยายออกจาดินตะกอน นอกจากนั้น เมื่อปริมาณในเตรทที่มากับน้ำฝน ไหลเข้าสู่ปากแม่น้ำซึ่งเป็นบริเวณที่ได้รับอิทธิพลจากการพសนพสถานระหว่างน้ำแม่น้ำกับน้ำทะเล ก็จะทำให้ปริมาณในเตรทที่มีมากในน้ำจัดถูกเข้าจางด้วย

น้ำทะเลที่มีปริมาณในเกรดต่ำ สอดคล้องกับการศึกษาของ Rysgaard et al., (1999) ที่พบว่า กระบวนการในตรีฟิคชันจะถูกควบคุมโดยความเค็มของน้ำที่เพิ่มขึ้น จึงมีผลทำให้การเปลี่ยนอินทรีย์ในโตรเจนไปเป็นในเกรดตามกระบวนการในตรีฟิคชันนั้นลดลงเมื่อความเค็มของน้ำเพิ่มขึ้นนั่นเอง

3. ปริมาณแอนโนเนียม อาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางเดียวกับออกซิเจนละลายน้ำ และพีอีของน้ำ กล่าวคือ ถ้าออกซิเจนละลายน้ำ และพีอีของน้ำสูงขึ้น อาจมีแนวโน้มที่จะพบปริมาณแอนโนเนียมสูง และอาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางตรงกันข้ามกับ อุณหภูมน้ำ และความเค็มน้ำ โดยถ้าพันธุ์อุณหภูมน้ำ และความเค็มน้ำของน้ำสูงขึ้น อาจมีแนวโน้มที่จะพบปริมาณแอนโนเนียมต่ำ เมื่อออกซิเจนละลายน้ำมีปริมาณสูงแบบที่เรียกว่าออกซิเจนสามารถเปลี่ยนรูปสารประกอบในโตรเจนให้อยู่ในรูปแอนโนเนียมได้มากขึ้น เมื่อชาตุอาหารมีปริมาณเพิ่มมากขึ้น เป็นการผลักดันให้แพลงก์ตอนพืชมีการสังเคราะห์แสงมากขึ้น ผลที่ตามมาคือเป็นการเพิ่มออกซิเจนสูงแหล่งน้ำ และยังทำให้พีอีของน้ำเพิ่มตามไปด้วย

สรุปผลการศึกษา

1. ปริมาณฟอสฟอรัสไม่มีแนวโน้มการเปลี่ยนแปลงตามเวลา แต่มีแนวโน้มการเปลี่ยนแปลงตามสถานที่ โดยพบว่ามีแนวโน้มของปริมาณลดลงตามระยะทางจากแม่น้ำออกสู่ทะเล และอาจเกิดการกัดเซาะตัวอันเป็นอนุภาคตะบันอยู่ที่พื้นท้องน้ำ ทำให้พบปริมาณฟอสฟอรัสในดินต่ำกว่ามาก

2. ปริมาณในโตรเจนในรูปแอนโนเนียมและในเกรดมีแนวโน้มเปลี่ยนแปลงตามเวลา โดยพบว่ามีแนวโน้มเพิ่มขึ้นในฤดูฝนและลดลงเมื่อเข้าฤดูแล้ง ในขณะที่ในไตร์มีแนวโน้มการเปลี่ยนแปลงตามสถานที่ โดยพบว่ามีแนวโน้มลดลงตามระยะทางจากแม่น้ำออกสู่ทะเล

3. พฤติกรรมของฟอสฟอรัสและในโตรเจนที่ละลายน้ำ ทั้งในฤดูแล้งและฤดูฝนพบว่า ปริมาณฟอสฟอรัส แอนโนเนียม ในไตร์ท และในเกรด มีพฤติกรรมแบบไม่อุรักษ์

4. ความสัมพันธ์ระหว่างปริมาณฟอสฟอรัสและในโตรเจน พบว่า ในฤดูแล้งในโตรเจน เป็นปัจจัยสำคัญในการเริ่มต้น โดยของแพลงก์ตอนพืช ส่วนในฤดูฝนฟอสฟอรัสเป็นปัจจัย จำกัดสำหรับการเริ่มต้น โดยของแพลงก์ตอนพืช นอกจากนี้พบว่าปริมาณฟอสฟอรัส ในไตร์ท และในเกรดอาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางเดียวกับอุณหภูมน้ำและอาจมีแนวโน้มมีความสัมพันธ์ไปในทางตรงกันข้ามกับ ความเค็มน้ำ ออกซิเจนละลายน้ำ และพีอีของน้ำ ขณะที่ แอนโนเนียมอาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางเดียวกับออกซิเจนละลายน้ำ และพีอีของน้ำ และอาจมีแนวโน้มความสัมพันธ์ไปในทางตรงกันข้ามกับ อุณหภูมน้ำ และความเค็มน้ำ