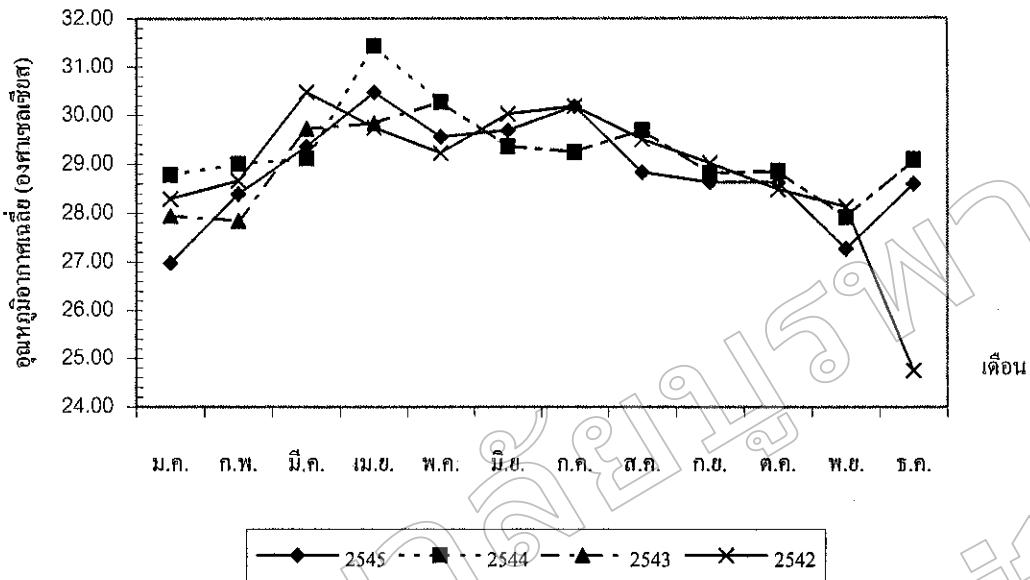


## บทที่ 5

### อภิปรายผลและสรุป

#### คุณภาพน้ำโดยทั่วไป

1. อุณหภูมิ การเปลี่ยนแปลงอุณหภูมิของน้ำระหว่างฤดูกาลและสถานี (ภาพที่ 4) พบว่าอุณหภูมิของน้ำเฉลี่ยของฤดูกาลและสถานีทั้งหมดพบว่ามีความแตกต่างกันอย่างมีนัยสำคัญทางสถิติ ( $p < 0.01$ ) (ตารางที่ 13) โดยพบอุณหภูมน้ำเฉลี่ยสูงสุดในเดือนเมษายนการเปลี่ยนแปลงดังกล่าวขึ้นอยู่กับการเปลี่ยนแปลงอุณหภูมิของน้ำตามอุณหภูมิอากาศในรอบวันและรอบปี จากภาพที่ 11 แสดงให้เห็นถึงอุณหภูมิของอากาศเฉลี่ยรายเดือน ในปี 2545 ซึ่งเป็นปีที่ทำการศึกษา น้ำพบว่าเดือนเมษายน เป็นเดือนที่มีอุณหภูมิอากาศสูงสุดในรอบปี และมีแนวโน้มลดลงในเดือนมิถุนายน กันยายน และธันวาคม ตามลำดับ ซึ่งมีลักษณะรูปแบบเดียวกันกับ การเปลี่ยนแปลงของอุณหภูมน้ำเฉลี่ยสูงสุดในเดือนเมษายน และมีแนวโน้มลดลงในเดือนมิถุนายน กันยายน และธันวาคม ตามลำดับ ดังนั้นการเปลี่ยนแปลงอุณหภูมน้ำจะได้รับอิทธิพลจากการเปลี่ยนแปลงของอุณหภูมิอากาศ ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาของ เกศนี กิจกำแหง (2543) ฉลวย มุสิกะ (2544) และสัมพันธ์ สุวรรณธริกา (2544) พบว่าการเปลี่ยนแปลงอุณหภูมน้ำได้รับอิทธิพล มาจากการเปลี่ยนแปลงอุณหภูมิอากาศในรอบปีที่ทำการศึกษา เนื่องจากการเปลี่ยนแปลงอุณหภูมน้ำเกิดได้จากการที่มีแสงส่องผ่านลงไปในแหล่งน้ำ ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนพลังงานแสงเป็นความร้อนซึ่งเป็นการเพิ่มอุณหภูมิให้แก่น้ำด้วยเช่นกัน



ภาพที่ 11 อุณหภูมิอากาศเฉลี่ยรายเดือน ระหว่างปี 2542 – 2545

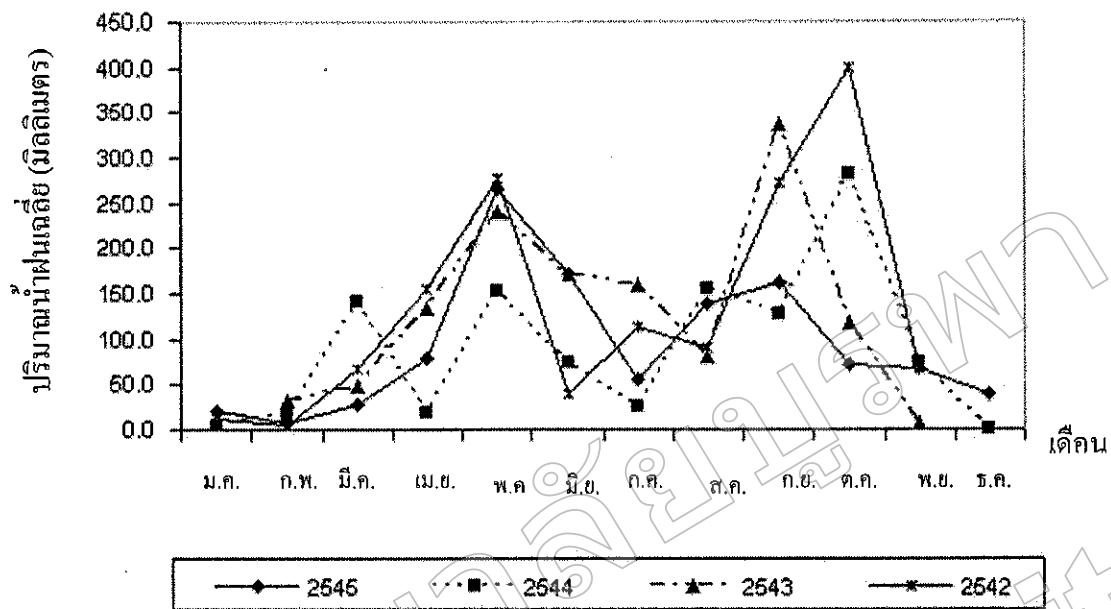
การเปลี่ยนแปลงของอุณหภูมน้ำตามระยะทางตลอดลำน้ำในทุกฤดูกาล พบว่าอุณหภูมิของน้ำของสถานีที่อยู่ในแม่น้ำและสถานีที่อยู่ในทะเลมีความแตกต่างกัน ไม่มากนัก พบว่าในเรือน ตอนกลางของลำน้ำระหว่างสถานีที่ 5 และ 7 ที่มีอุณหภูมน้ำค่อนข้างที่จะสูงและอุณหภูมน้ำเฉลี่ย สูงสุดในสถานีที่ 6 ซึ่งส่วนหนึ่งอาจเป็นผลเนื่องมาจากการปล่อยน้ำหล่อเย็นของโรงไฟฟ้า บางปะกงของการไฟฟ้าฝ่ายผลิตแห่งประเทศไทยซึ่งตั้งอยู่สูงขึ้นไปตามลำน้ำ ซึ่งสอดคล้อง กับการศึกษาของ พิชาญ สร่วงวงศ์ และคณะ (2541) และเกศินี กิจกำแหง (2540) ที่ได้กล่าวว่า การเปลี่ยนแปลงอุณหภูมน้ำในบริเวณดังกล่าวได้รับอิทธิพลมาจากการปริมาณน้ำหล่อเย็นที่ปล่อย ออกจากโรงไฟฟ้า

2. ความเค็ม การเปลี่ยนแปลงความเค็มของน้ำขึ้นอยู่กับเวลาและสถานที่ อิทธิพล ระหว่างฤดูกาลและสถานีที่เก็บตัวอย่างมีผลต่อความเค็มอย่างมีนัยสำคัญ ( $p < 0.01$ ) พบความเค็ม เฉลี่ยสูงสุดในเดือนเมษายน และลดลงในเดือนธันวาคม มิถุนายน และกันยายนตามลำดับ ซึ่ง อาจกล่าวได้ว่าการเปลี่ยนแปลงความเค็มในแต่ละฤดูกาลขึ้นอยู่กับปริมาณน้ำท่าจากแม่น้ำ โดย ปริมาณน้ำท่าจะสัมพันธ์กับปริมาณน้ำฝนในแต่ละปี (ภาพที่ 12) ดังนั้นกระบวนการที่ทำให้เกิดการ ลดหรือเพิ่มความเค็มโดยการเติมหรือแยกตัวของน้ำจืด ฝนตก จึงเป็นการลดค่าของความเค็ม เช่นเดียวกันกับการไอลองของน้ำจืดจากแม่น้ำ ในการทรงกันข้ามความเค็มจะมีค่าสูงขึ้นเนื่องจาก

การระเหยของน้ำ (มนุวัติ หังสพฤกษ์, 2532) ส่งผลให้ความเค็มของแต่ละช่วงเวลาในแต่ละปีมีความแตกต่างกัน (ตารางที่ 7)

Boonphakdee, Sawangwong and Fugiwara (1999) ทำการศึกษาปริมาณน้ำท่าเฉลี่ย ของแม่น้ำบางปะกงที่ไหลลงสู่อ่าวไทย พบว่าปริมาณน้ำฝนจะเพิ่มขึ้นจากเดือนเมษายนจนถึงเดือนกันยายน และเริ่มลดลงอย่างรวดเร็วในเดือนตุลาคมซึ่งส่งผลต่อการเปลี่ยนแปลงปริมาณน้ำท่า ซึ่งจะเริ่มเพิ่มขึ้นในเดือนพฤษภาคม โดยพบปริมาณน้ำท่าสูงสุดในเดือนกันยายน ก่อนที่จะลดลงอย่างรวดเร็วในเดือนตุลาคม โดยพบปริมาณต่ำสุดในเดือนกุมภาพันธ์ แสดงให้เห็นว่าน้ำท่าจะมีปริมาณเพิ่มสูงขึ้นเรื่อยๆ หลังจากมีการเพิ่มของปริมาณน้ำฝนอย่างมีนัยสำคัญ จะเห็นได้ว่า ในเดือนเมษายนความเค็มมีค่าสูงและใกล้เคียงกับต่อต่อทั้งสาม กล่าวคือ ช่วงเวลาดังกล่าว เป็นช่วงฤดูแห้งปริมาณน้ำฝนลดลงส่งผลให้ปริมาณน้ำท่าน้อยลง จึงส่งผลให้เกิดการรุกร้าว ของน้ำทะเลเข้าไปสู่ตอนในของแม่น้ำในระยะทางไกล ได้ ซึ่งสอดคล้องกับรายงานของภาควิชา วิศวกรรมทรัพยากรทางน้ำ (2537) รายงานว่าบริเวณพื้นที่แม่น้ำบางปะกงเป็นที่รับค่าในช่วง ฤดูแห้งซึ่งได้รับอิทธิพลของน้ำขึ้น-น้ำลงจากทะเล ส่งผลกระทบต่อความเค็มในแม่น้ำโดยบางปี ความเค็มของน้ำคุกคามเข้าไปถึงอำเภอทางคล้าในช่วงเดือนกรกฎาคมถึงเดือนพฤษภาคม นอกจากนี้ ยังสอดคล้องกับรายงานศึกษาในแม่น้ำของ วีไลลักษณ์ สมจิตร (2540) ที่ทำการศึกษาริเวณลุ่ม แม่น้ำบางปะกง พบความเค็มสูงสุด 25 พีอีสู บริเวณอำเภอเมือง จ.ฉะเชิงเทรา และตลาด มุสิกะ (2544) ทำการศึกษาริเวณแม่น้ำบางปะกง พบความเค็มสูงสุด 8 พีอีสู บริเวณบ้านบางนา ก อำเภอบ้านสร้าง จ. ปราจีนบุรี ดังนั้นจึงทำให้พบความเค็มสูงในช่วงฤดูแห้ง เนื่องจากน้ำทะเล สามารถรุกร้าวเข้าไปได้แม่น้ำจันท์ต้นแม่น้ำบางปะกง

ส่วนเดือนมิถุนายนและกันยายนเป็นช่วงฤดูฝนจะเห็นได้ว่าสถานีต่อนในของแม่น้ำ ระหว่างสถานีที่ 1 จนถึงสถานีที่ 6 มีค่าความเค็มค่อนข้างต่ำมาก (มีค่าเข้าใกล้สูญย์) และเดือน ธันวาคมปริมาณน้ำฝนลดลงส่งผลให้ปริมาณน้ำท่าลดลง จึงทำให้น้ำทะเลเริ่มลุกคามเข้าไปในลำน้ำ นอกจากนี้ความเค็มน้ำแนวโน้มเพิ่มขึ้นตามระยะทางออกสู่ทะเลซึ่งจะสังเกตเห็น ความแตกต่างตามระยะทางได้อย่างชัดเจนในเดือนเมษายน (ภาพที่ 4) แสดงให้เห็นถึงอิทธิพล ของน้ำทะเลที่สามารถรุกร้าวเข้าไปสู่ตอนในของแม่น้ำ ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษารังก่อน (ตารางที่ 7) ที่พบว่าการเปลี่ยนแปลงความเค็มน้ำได้รับอิทธิพลของน้ำทะเลที่รุกร้าวเข้ามาในแม่น้ำ



ກາພທີ 12 ປຣິມານນໍາຝັນເຄີລີບຮາຍເດືອນ ຮະຫວ່າງປີ 2542 – 2545

3. ຄວາມເປັນກຽດ-ດ່າງຂອງນ້ຳ ໂດຍທີ່ໄປຄວາມເປັນກຽດ-ດ່າງຂອງນໍາເຄີລີບຮາຍເດືອນ  
ເມຍານ ມີຄຸນາຍນ ແລະ ກັນຍານ ນັ້ນມີຄ່າໄມ່ແຕກຕ່າງກັນມາກັນກັບ ແລະ ມີຄ່າເຄີລີບຕໍ່າສູດໃນເດືອນ  
ຮັນວາຄມ ໂດຍເຄີຍອ່າຍໆຢືນເວັບໄຈສະຖານີທີ່ 1 ຜຶ່ງມີຄ່າຕໍ່າກວ່າປົກຕິເທົ່າກັນ 5.67 ຜຶ່ງສາເຫດຕົ້ນມາຈາກ  
ປະມາມ 1 ສັປຄາທີ່ກ່ອນທໍາການເກີນຕົວຢ່າງໄດ້ທຽນຈາກຫາວນັ້ນທີ່ອາຍ້ຍຸ່ນເວັບໄຈດັ່ງລ້າວວ່າ  
ໂຮງຈານຜລິກກະຕາຍ໌ທີ່ຕັ້ງອູ່ສູງຂຶ້ນໄປໃນລຳນໍາເຊື່ອໄໝ່ໄໝ່ກາລິຈາກສະຖານີທີ່ທໍາການເກີນຕົວຢ່າງມາກັນກັບ  
ໄດ້ປ່ລ່ອຍນໍາເຕີຍ໌ທີ່ມີຄວາມເປັນກຽດສູງລົງສູ່ແລ້ວລໍ່ນໍາດັກລ່າວຈຶ່ງທໍາໃຫ້ນໍາໃນເວັບໄຈນີ້ມີຄວາມເປັນ  
ກຽດ-ດ່າງທີ່ຕໍ່າ

ຂລາຍ ນຸສີກະ (2544) ກຳລ່າວວ່າການເປັນກຽດແປ່ງຄວາມເປັນກຽດ-ດ່າງໃນເວັບໄຈແມ່ນໍາ  
ບາງປະກົງນັ້ນໄດ້ຮັບອີທີພລມາກຈາກຄຸງກາລ ໂດຍພບວ່າການເປັນກຽດແປ່ງຄວາມເປັນກຽດ-ດ່າງ  
ຂອງນໍາມີແນວໂນ້ມຄດຕໍ່າລົງເມື່ອເຂົ້າສູ່ຄຸງຟັນ ຜຶ່ງນໍາຝັນຈະຈະລ້າງເຫາຄວາມເປັນກຽດຈາກແຜ່ນດິນຄົງສູ່  
ແມ່ນໍາ ຜຶ່ງສອດຄລ້ອງກັບການສຶກຍາຂອງ ວິໄລດັກຍ໌ ສມຈິຕຣ (2540) ບຣິເວັບຄຸ່ມແມ່ນໍາບາງປະກົງ ພບວ່າ  
ພື້ນດິນບຣິເວັບຄຸ່ມແມ່ນໍາບາງປະກົງມີຄວາມເປັນກຽດສູງເຊັ່ນກັນ

ແຕ່ໃນຄຸງແລ້ງນັ້ນໄດ້ຮັບອີທີພລມາກຈາກການພສມພສານກັບນໍ້າທະເລ ຜຶ່ງນໍ້າທະເລ ມີຄວາມ  
ເປັນກຽດ-ດ່າງສູງກວ່ານໍ້າເຈື້ອ ພບວ່າຄວາມເປັນກຽດ-ດ່າງຈະເພີ່ມເຂົ້ນໃນຄຸງແລ້ງ ແຕ່ການສຶກຍາຄົ້ນນີ້ໄມ່  
ສອດຄລ້ອງກັບການສຶກຍາຄົ້ນກ່ອນ (ຕາງ່າງທີ່ 7) ຂອງ ຂລາຍ ນຸສີກະ (2544) ແລະ ສັນພັນຮໍ ສຸພຣອນຊຣິກາ  
(2544) ໂດຍການສຶກຍາຄົ້ນນີ້ ພບວ່າຄ່າຄວາມເປັນກຽດ-ດ່າງຂອງນໍາເຄີລີບຮາຍໃນຄຸງຟັນ (ມີຄຸນາຍນ

และกันยายน) มีค่าสูงกว่าในฤดูแล้ง (เมษายนและธันวาคม) เพียงเล็กน้อยเท่านั้น สาเหตุอาจจะเนื่องมาจากการปริมาณน้ำฝนในรอบปีที่ทำการศึกษามีความแตกต่างกับการศึกษาครั้งก่อน (ภาพที่ 11) กล่าวคือพบว่าปริมาณน้ำฝนของการศึกษาครั้งนี้มีปริมาณที่ต่ำกว่าการศึกษาครั้งก่อนคือปี 2545 (การศึกษาครั้งนี้) มีปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยในรอบปีมีค่าเท่ากับ 91.9 มิลลิเมตรต่อปี แต่การศึกษาครั้งก่อนในปี 2543 มีปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยสูงกว่า คือ 132.4 มิลลิเมตรต่อปี และปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยทั้งสองฤดูกาลในปีที่ทำการศึกษามีค่าใกล้เคียงกันจึงทำให้ความเป็นกรด-ด่างของน้ำแตกต่างกันเพียงเล็กน้อยในทั้งสองฤดูกาล มนุวดี หังสพฤกษ์ (2532) กล่าวว่า “น้ำฝนนั้นสามารถที่จะละลายเกลือต่างๆ ที่อยู่ในอากาศ จึงทำให้น้ำฝนมีความเป็นกรดอย่างอ่อน ๆ ส่งผลให้ปริมาณน้ำในแม่น้ำมีความเป็นความเป็นกรดด้วยเช่นกัน แต่สาเหตุที่สำคัญที่ทำให้น้ำในแม่น้ำบางปะกงมีความเป็นกรด-ด่าง ค่อนข้างต้านทานน้ำจากมาจากการระดับของน้ำที่เอากาลีเป็นกรดสูงจากพื้นดินลงสู่แหล่งน้ำ”

4. ออกซิเจนละลายน้ำในบางพื้นที่ระหว่างสถานีที่ 1 ถึงสถานีที่ 4 ของทุกฤดูกาล ตลอดช่วงการศึกษามีค่าต่ำกว่ามาตรฐานแหล่งน้ำประเภทที่ 3 ออกซิเจนละลายน้ำมีค่าไม่น้อยกว่า 4 มิลลิกรัมต่อลิตร (กรมควบคุมมลพิษ, 2538) (ตารางที่ 7) โดยเฉพาะอย่างยิ่งในเดือนธันวาคม ซึ่งมีค่าออกซิเจนละลายน้ำเฉลี่ยต่ำสุดตลอดช่วงการศึกษา พบว่ามีค่าออกซิเจนละลายน้ำค่อนข้างต่ำในสถานีที่ 2 และสถานีที่ 5 (ภาพที่ 4) ซึ่งบริเวณสถานีที่ 2 (บางคล้า) น้ำสาเหตุมาจากการเดือนธันวาคม ประมาณ 1 สัปดาห์ก่อนทำการเก็บตัวอย่าง โรงงานผลิตกระดาษได้ปล่อยน้ำเสียลงสู่แหล่งน้ำ และบริเวณพื้นที่โดยรอบของสถานีที่ 2 น้ำเป็นทึบของแหล่งชุมชนขนาดใหญ่ และแหล่งเพาะปลูกซึ่งเป็นการเพิ่มของเสียให้แก่แหล่งน้ำอีกด้วยหนึ่งด้วย ส่วนสถานีที่ 6 (วัดบุน) เป็นแหล่งเพาะปลูกปลากะพงในกระชังตลอดทั้ง 2 ฝั่งของลำน้ำ จากการสังเกต และสอบถามจากชาวบ้านในบริเวณดังกล่าวพบว่า ได้เกิดปรากฏการณ์ยูโรฟิเชชั่นในบริเวณสถานีที่ 6 และ 7 ประมาณ 2-3 วันก่อนที่จะทำการเก็บตัวอย่างในเดือนธันวาคม ซึ่งส่งผลให้ปลากะพงในกระชังและสิ่งมีชีวิตที่อาศัยอยู่ในบริเวณดังกล่าวตายลงเป็นจำนวนมาก สาเหตุสำคัญที่ทำให้ออกซิเจนละลายน้ำนั้นมีค่าต่ำมากเนื่องมาจากความต้องการออกซิเจนของผู้อยู่อาศัยอยู่ในบริเวณน้ำ เนื่องจากบริเวณดังกล่าวเกิดการย่อยสลายอินทรีย์สารสูงจึงทำให้ออกซิเจนละลายน้ำลดลง

ออกซิเจนละลายน้ำมีแนวโน้มเพิ่มขึ้นตั้งแต่สถานีที่ 8 ตามระยะทางออกสู่ทะเลเนื่องจากมวลน้ำทะเลที่มีปริมาณออกซิเจนละลายน้ำสูงกว่าภายในแม่น้ำเข้ามาผสมกับน้ำที่มาจากแม่น้ำ และอาจจะมาจากการสังเคราะห์แสงของพืชน้ำซึ่งเป็นการเพิ่มออกซิเจนให้แก่แหล่งน้ำ (คล้าย มุสิกะ, 2544)

ตารางที่ 7 บัญชีรายรับ-จ่ายดุลของคุณภาพน้ำโดยทั่วไปในเมืองท่าทางหลวงระหว่างประเทศศึกษาธิการนักบัณฑิตวิชาชีว์ก่อน

พาร์มิเตอร์	ม.ย.45 <sup>1</sup>	มิ.ย.45 <sup>1</sup>	ก.ย.45 <sup>1</sup>	ธ.ค.45 <sup>1</sup>	ม.ย.- ก.ย. 44 <sup>2</sup>	ปี.ก.43 <sup>3</sup>	ก.ก.43 <sup>3</sup>
อุณหภูมิ(องศาเซลเซียส)	30.33 - 32.87	30.37 - 32.72	29.31 - 29.95	28.07 - 30.07	29.04 - 34.03	29.0 - 33.0	29.0 - 31.0
ความชื้น(พีอีเอช)	8.67 - 30.05	0.18 - 28.77	0.07 - 26.70	0.10 - 32.68	0.06 - 27.23	8.0 - 32.5	0.0 - 0.5
ความเป็นกรด-ด่าง	7.20 - 8.00	6.98 - 8.17	7.09 - 8.14	5.67 - 7.89	6.18 - 8.56	7.2 - 7.7	6.0 - 7.0
ออกซิเจนละลายน้ำ (มก./ล.)	3.13 - 5.37	3.20 - 5.30	3.27 - 5.80	2.63 - 5.73	0.76 - 9.03	2.9 - 7.1	4.4 - 6.4
หมายเหตุ: (มก./ล.) มีผลกับร่มต่อติดตั้ง							
1 การศึกษาครั้งนี้							
2 ต้มพัฒนา ที่พรมหกรรมวิชา (2544)							
3 คาดว่า มีติกัด (2544)							

## ปริมาณชาตุอาหารอนินทรีย์ละลายน้ำและ Biogenic Silicate ในดินตะกอน

เมษายน เป็นช่วงปลายของฤดูแล้ง ปริมาณน้ำฝนมีน้อย (ภาพที่ 12) จากข้อมูลค่าความเค็มในช่วงเวลานี้พบว่า ความเค็มมีค่าสูงและใกล้เคียงตลอดคำน้ำ และความสามารถรักษาตัวค่าน้ำที่สูง ไปถึงตอนต้นของคำน้ำ บริเวณสถานีที่ 1 มีค่าเท่ากับ 8.67 พีอีสูบ (ภาพที่ 4) จากการที่น้ำทะเลสามารถรักษาตัวเข้าไปจนถึงตอนต้นของแม่น้ำนั้นเกิดจากปริมาณน้ำท่าซึ่งมีอยู่น้อยในช่วงเวลานี้ Boonpakdee, Sawangwong and Fujiwara (1999) กล่าวว่าการลดลงของปริมาณน้ำฝนส่งผลทำให้ปริมาณน้ำท่าลดลงด้วยเช่นกัน

น้ำท่ามีส่วนช่วยพัดพาเอาสิ่งต่างๆ เซ่น หิน ดิน แร่ ของเสียจากกิจกรรมของมนุษย์ และเกย์ตระรมลงสู่แหล่งน้ำ จากการศึกษาระยะพำนักตัวของน้ำ (Resident Time) บริเวณปากแม่น้ำบางปะกงของ Buranapratheerat and Yanagi (2003) พบว่าในเดือนเมษายนมีค่าประมาณ 29.1 วัน ซึ่งเป็นค่าที่สูงสุดในรอบปี จากระยะพำนักตัวของน้ำในบริเวณดังกล่าวนี้อาจจะประมาณการได้ว่า ระยะพำนักตัวของน้ำในบริเวณแม่น้ำบางปะกงน่าจะมีค่าใกล้เคียงด้วยเช่นกัน จากระยะพำนักตัวของน้ำที่ยาวຍ่อมส่งผลต่อการเคลื่อนย้ายของเสีย น้ำเสีย และสิ่งปฏิกูลต่างๆ ในบริเวณแม่น้ำลงสู่ทะเลมีปริมาณลดลงด้วยเช่นเดียวกัน ซึ่งทำให้สิ่งต่างๆ เหล่านี้จะถูกสะสมไว้ในแม่น้ำ

จากการศึกษารังนี้พบว่าปริมาณชาตุอาหารอนินทรีย์ละลายน้ำทุกตัวคือ ฟอสเฟต ในไตร์ฟอสฟอรัส ในตรีฟ แอลูมิโนเนี่ยน แม่ปิริมาณต่ำที่สุดในรอบปี ยกเว้นแต่เพียงชิลิกอตซึ่งมีปริมาณสูงเป็นลำดับที่ 2 ในรอบปี เนื่องจากเดือนเมษายน ปริมาณน้ำท่ามีน้อยจึงส่งผลต่อการพัดพาของเสีย น้ำเสีย และสิ่งปฏิกูลจากแม่น้ำ แสดงให้เห็นถึงอิทธิพลของการชะล้างและพัดพามา กับน้ำท่า มีส่วนช่วยลดการเติมชาตุอาหารอนินทรีย์ดังกล่าวลงสู่แหล่งน้ำเช่นกัน

จากการศึกษาฟอสเฟตรวมจากอนุภาคแขวนลอยบริเวณทางปากแม่น้ำที่อยู่ติดกับแม่น้ำท่าช้าง (ภาพที่ 2547) พบว่าบริเวณตอนต้นของน้ำ ฟอสฟอรัสจากอนุภาคแขวนลอยมีปริมาณค่อนข้างต่ำ ประกอบกับช่วงเดือนเมษายนนี้ระยะพำนักตัวของน้ำค่อนข้างยาว จึงทำให้ฟอสฟอรัสอินทรีย์ที่มากับอนุภาคแขวนลอย สามารถเกิดการย่อยสลายอินทรีย์สารกล้ายเป็นอนินทรีย์สาร เช่น กันซึ่งบริเวณตอนต้นของน้ำคือ สถานีที่ 2 และ 3 พบว่าอกรชีวิ詹ะลายน้ำมีค่าค่อนข้างต่ำ (ภาพที่ 4) ซึ่งแสดงว่าบริเวณพื้นที่ทั้ง 2 แห่ง อาจจะมีอัตราการย่อยสลายค่อนข้างสูง จากการเปลี่ยนอินทรีย์ฟอสฟอรัสให้กล้ายเป็นอนินทรีย์ฟอสฟอรัสของสิ่งมีชีวิตนั้น มีส่วนช่วยเพิ่มปริมาณของฟอสเฟตลงสู่แหล่งน้ำในบริเวณสถานีที่ 2 และ 3 ด้วยเช่นกัน ซึ่งในเดือนเมษายนการเติมเข้ามายังฟอสเฟตนั้นจะถูกจำกัดด้วยปริมาณน้ำท่าซึ่งมีอยู่น้อยในเวลานี้

ในท่านองเดียว กันชาตุอาหารอนินทรีย์ในไตรเงน คือ ในไตร์ฟ ไตร์ฟ แอลูมิโนเนี่ยน พบว่ามีปริมาณต่ำ ยกเว้นไตร์ฟที่มีปริมาณค่อนข้างสูงในบางพื้นที่ (ภาพที่ 8) บริเวณตอนต้นน้ำ (สถานีที่ 2 และ 3) พบว่ามีปริมาณแอนโนเนี่ยนค่อนข้างสูง แต่ไม่สูงมากนักเมื่อเทียบกับบริเวณอื่น ๆ

(ภาพที่ 9) และพบปริมาณไนเตรทสูงในบริเวณดังกล่าวด้วยเช่นกัน เนื่องจากบริเวณดังกล่าวตั้งอยู่ใกล้กับแหล่งชุมชนขนาดใหญ่ แหล่งเกษตรกรรม และพื้นที่โดยรอบเป็นฟาร์มเลี้ยงสุกร ของเสียจากกิจกรรมดังกล่าววนซึ่งจะถูกปล่อยโดยตรงในบริเวณนั้น แต่ช่วงเวลาเดียวกันนี้การเพิ่มเข้ามาของแอมโมเนียมและไนเตรตนั้นถูกจำกัดด้วยปริมาณของน้ำท่าที่มีอยู่น้อย ประกอบกับระยะเวลาการพัฒนาตัวที่บานานของน้ำส่งผลต่อการย่อยสลายอินทรีย์สารให้ถาวรเป็นอนินทรีย์สารโดยสิ่งมีชีวิต ซึ่งบริเวณสถานีที่ 2 และ 3 มีค่าออกซิเจนละลายน้ำค่อนข้างต่ำ แสดงให้เห็นว่าเกิดการย่อยสลายค่อนข้างสูงในบริเวณดังกล่าว ดังนั้นแอมโมเนียมส่วนใหญ่จะถูกย่อยสลายและเปลี่ยนรูปไปเป็นไนโตรฟิล์และไนเตรทและไนเตรทสูงในบริเวณสถานีที่ 3 ด้วยเช่นกัน และบริเวณปากแม่น้ำ (สถานีที่ 7 และ 8) ที่พบปริมาณไนโตรฟิล์และไนเตรทสูงในบริเวณนี้ด้วยเช่นกัน น่าจะมาจากสาเหตุที่บริเวณดังกล่าวน้ำอยู่ติดกับแหล่งเพาะปลูกในกระชัง ซึ่งของเสียจากกิจกรรมเหล่านั้นจะไหลลงสู่บริเวณดังกล่าวโดยตรง ของเสียส่วนใหญ่น้ำจะอยู่ในรูปของแอมโมเนียม ประกอบกับระยะเวลาพัฒนาตัวของน้ำที่บานาน จึงทำให้เกิดการย่อยสลายแอมโมเนียมให้เปลี่ยนไปอยู่ในรูปของไนโตรฟิล์และไนเตรท ส่งผลให้เกิดการเติมเข้ามาของไนโตรฟิล์และไนเตรทในบริเวณนั้น นอกจากน้ำที่บานานแล้ว ยังมีขบวนการที่สำคัญที่มีผลต่อการเปลี่ยนแปลงปริมาณชาตุอาหารอนินทรีย์ละลายน้ำอีกด้วย ขบวนการทางชีวภาพ คือการนำชาตุอาหารอนินทรีย์ไปใช้ในการเริญเดิบโดยของสิ่งมีชีวิต ซึ่งได้แก่ แพลงก์ตอนพืช ส่งผลต่อการลดปริมาณของชาตุอาหารอนินทรีย์จากการศึกษาครั้งนี้พบว่าปริมาณชาตุอาหารอนินทรีย์ละลายน้ำทุกตัวมีค่าค่อนข้างต่ำ ส่วนหนึ่งชาตุอาหารอนินทรีย์เหล่านั้นนำจะถูกใช้ไปในการเริญเดิบโดยของสิ่งมีชีวิต

จากการศึกษาของ Bellos, Sawidis and Teskos (2004) บริเวณแม่น้ำพินิส (Pinios River) พบว่าอิทธิพลของน้ำท่ามีผลต่อการลดปริมาณของฟอสเฟต ในไตรท ในเตรท และแอมโมเนียมในดินแล้ง อันเนื่องจากถูกจำกัดด้วยปริมาณของน้ำท่าที่มีอยู่น้อยในดินแล้ง และขบวนการทางชีวภาพ โดยพบรการเริญเดิบโดยแพลงก์ตอนพืชค่อนข้างสูงในช่วงฤดูแล้ง ซึ่งมีส่วนช่วยลดปริมาณของชาตุอาหารอนินทรีย์ละลายน้ำด้วยเช่นกัน และการเพิ่มเข้ามาของไนเตรทในบางบริเวณนั้นเกิดจากขบวนการย่อยสลายสารแอมโมเนียมโดยขบวนการไนโตรฟิล์ ซึ่งเป็นการเพิ่มเข้ามาของไนเตรทเช่นกัน ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาในครั้งนี้ที่พบว่าการเติมเข้ามาของชาตุอาหารอนินทรีย์ละลายน้ำจะถูกจำกัดด้วยปริมาณของน้ำท่า และการถูกใช้ไปในการเริญเดิบโดย

แต่การศึกษาครั้งนี้กลับพบว่าชิลิกेटเป็นชาตุอาหารอนินทรีย์เพียงตัวเดียวที่มีปริมาณสูงเป็นลำดับที่ 1 ในเดือนเมษายน โดยทั่วไปชิลิกेटในแม่น้ำนั้น มักจะได้มาจากการผุพังสลายตัว

ของหิน ดิน แร่ จากธรรมชาติจากแผ่นดินลงสู่แม่น้ำ (มนูวดี หังสพฤกษ์, 2532; Libes, 1992) แต่ในเดือนเมษายนนี้ ปริมาณน้ำท่ามีค่อนข้างน้อย ประกอบกับระยะท่าน้ำกัดตัวของน้ำที่ยาวนาน ดังนั้นการมีอยู่ของซิลิกेटจึงไม่น่าจะมาจากการพัดพาเข้าของน้ำท่าเป็นสาเหตุหลัก สามารถที่จะสังเกตได้จากปริมาณซิลิกेटที่พบบริเวณสถานีที่ 1 ที่มีปริมาณต่ำกว่าในสถานีที่ 2 ถ้าอิทธิพลการพัดพามากับน้ำท่ามีอิทธิพลต่อการเพิ่มเข้ามาของซิลิกेटในช่วงเดือนเมษายนแล้วนั้น ก็น่าจะพบซิลิกे�ตปริมาณสูงบริเวณสถานีที่ 1 ด้วยเช่นกัน แต่ไม่เป็นเช่นนั้นกลับพบว่าปริมาณซิลิกे�ตบริเวณสถานีที่ 1 นั้นมีปริมาณต่ำกว่าบริเวณตอนกลางของลำน้ำ

ดังนั้นขบวนการที่สำคัญในการเพิ่มซิลิกे�ตสู่แหล่งน้ำในช่วงเวลาดังกล่าวคือร้านน้ำจากขบวนการทางเคมี กล่าวคือ การละลายกลับคืนของซิลิกे�ตจากดินตะกอน ซึ่งซิลิกे�ตที่มีอยู่ในดินตะกอนมีอยู่ 2 รูปแบบคือ Non-Biogenic Silicate ซึ่งเป็นซิลิกे�ตที่มาจากสิ่งไม่มีชีวิต ได้แก่ เศษหิน ดิน แร่ และ Biogenic Silicate ซึ่งเป็นซิลิกे�ตที่มาจากสิ่งมีชีวิต โดยเฉพาะอย่างยิ่งชากระสิ่งมีชีวิต ที่มีโครงร่างแข็งเป็นซิลิกे�ต Hured (1983 cited in Conley, 1997) กล่าวว่า เมื่อเปรียบเทียบอัตราการละลายกลับคืนของซิลิกे�ตที่มาจาก Non- Biogenic Silicate และ Biogenic Silicate พบรอตราชาระดับต่ำกว่า 10 เท่า ของซิลิกे�ตที่มาจาก Biogenic Silicate มีอัตราการละลายที่รวดเร็วกว่าที่มาจาก Non- Biogenic Silicate ดังนั้นการเพิ่มเข้ามาของซิลิกे�ตที่ละลายนำบริเวณตอนในของแม่น้ำ บางปะกงในช่วงเวลาดังกล่าวคือร้านน้ำจากขบวนการละลายกลับคืนของชากระสิ่งมีชีวิตในบริเวณนั้นเอง

จากการศึกษา Biogenic Silicate ในดินตะกอนครั้งนี้พบว่ามีปริมาณสูงที่สุดในรอบปี (ภาพที่ 10 และตารางที่ 6) การที่พบปริมาณ Biogenic Silicate สูงในเดือนเมษายนนี้น่าจะเกิดการสะสมตัวของชากระสิ่งมีชีวิตกลุ่มๆ ได้because ก่อนหน้านี้จึงช่วงเวลาที่ทำการเก็บตัวอย่างโดยเฉพาะอย่างยิ่งตอนในของแม่น้ำจันท์ปากแม่น้ำ แต่บริเวณสถานีที่ 7 กลับพบว่าไม่สามารถที่จะตรวจวัดค่า Biogenic Silicate ได้ ทั้งนี้บริเวณดังกล่าวเป็นบริเวณที่อยู่ใกล้ร่องน้ำ ซึ่งมีการตัญญาร่องเรือเดินสมุทรขนาดใหญ่ ประกอบกับบริเวณดังกล่าวมีลักษณะเป็นสันคลอน และขณะทำการเก็บตัวอย่าง พบว่ากระแสน้ำแรงมาก และน้ำมีความชุ่มชื้นสูง อาจมีความเป็นไปได้ว่าเกิดการกวนดินตะกอนขึ้นมาฟุ้งกระจายในน้ำ และเนื่องจากการสะสมตัวของ Biogenic Silicate จะมีการสะสมอยู่บริเวณพื้นผิวด้านบนของดินตะกอน ดังนั้น Biogenic Silicate ที่อยู่บนพื้นผิวด้านบนของดินตะกอนนั้นถูกพัดขึ้นมาฟุ้งกระจายอยู่ในน้ำ จึงทำให้ไม่สามารถตรวจวัด Biogenic Silicate ได้

Libes (1992) Conley (1997) Liu, Ye, Zhang and Zhao (2002) กล่าวว่าการละลายกลับคืนของชากระสิ่งมีชีวิตจากดินตะกอนนั้นมีความสัมพันธ์กับซิลิกे�ตที่มีอยู่ในน้ำ กล่าวคือ

ถ้าปริมาณซิลิกेटที่มีอยู่ในน้ำลดลงก็ส่งผลให้เกิดการเพิ่มอัตราการละลายกลับคืนของชากรสิ่งมีชีวิตมากขึ้นด้วยเช่นกัน ซึ่งก็เป็นการเพิ่มซิลิกेटให้กลับคืนสู่แหล่งน้ำ ดังที่ได้กล่าวมาข้างต้นนี้ การที่พบปริมาณซิลิกे�ตค่อนข้างสูงบริเวณด้านในของแม่น้ำจันถึงปากแม่น้ำในช่วงตอนปลายของฤดูแล้งนั้นอาจจะได้รับอิทธิพลมาจากกระบวนการละลายกลับคืนของซิลิกे�ตจากชากริโอะตอมในดินตะกอนมากกว่าจะได้อิทธิพลการชะล้างและการพัดพามากับน้ำท่า เนื่องจากพบปริมาณ Biogenic Silicate สูงมากที่สุดในรอบปีที่ทำการศึกษา และการเพิ่มเข้ามาของซิลิกे�ตนั้นถูกจำกัดด้วยปริมาณน้ำท่า ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาของ ฉลวย นุสิกิ (2544) บริเวณแม่น้ำบางปะกง และ Kamatani and Takamo (1984) บริเวณอ่าวโตเกียว (Tokyo Bay) และ Bowes, Leach and House (2005) บริเวณแม่น้ำฟอร์ม (Frome River) และ Uncles et al. (1998) บริเวณชัมเบอร์-อุส เอสทูรี (Humber-Ouse Estuary) พบว่าการเพิ่มเข้ามาของซิลิกे�ตในน้ำในฤดูแล้งนั้นมาจากขบวนการละลายกลับคืนของชากริโอะตอมที่อยู่บริเวณพื้นผิวด้านบนของดินตะกอนและเกิดการเคลื่อนย้ายของซิลิกे�ตในรูปที่ไม่ละลายนำมายังในรูปที่ละลายน้ำ

มิถุนายนเป็นช่วงเริ่มเข้าสู่ฤดูฝน ปริมาณน้ำฝนเริ่มเพิ่มขึ้นตั้งแต่เดือนมิถุนายนและเพิ่มสูงขึ้นสูงสุดในเดือนพฤษภาคม (ภาพที่ 12) Boonphakdee, Sawangwong and Fugiwara (1999) กล่าวว่าหลังจากมีการเพิ่มเข้ามาของปริมาณน้ำฝนประมาณ 1 เดือน ปริมาณน้ำท่าจะมีปริมาณเพิ่มสูงขึ้นเรื่อยๆ เมื่อเปรียบเทียบปริมาณน้ำฝนระหว่างปี 2542 – 2545 พบว่าปีที่ทำการศึกษามีปริมาณน้ำฝนค่อนค้ากว่าคือ 91.9 มิลลิเมตร แต่ในปี 2542- 2544 มีค่า 136.0 132.4 และ 89.2 ตามลำดับ จะเห็นได้ว่าอิทธิพลของน้ำท่าเริ่มที่จะส่งผลไปถึงบริเวณปากแม่น้ำซึ่งสามารถที่จะสังเกตได้จากค่าความเค็มที่เปลี่ยนแปลงไป (ภาพที่ 4-๑) กล่าวคือ ความเค็มของน้ำบริเวณสถานีที่ 1- 5 ลดลงจาก 8.67- 26.39 พีโอดซูในเดือนเมษายนมาเป็น 0.18- 0.95 พีโอดซูในเดือนมิถุนายน และจาก การศึกษาริเวณปากแม่น้ำบางปะกงของ Buranapratheerat and Yanagi (2003) พบว่าค่าระยะหัวนักตัวของน้ำลดลงจากเดือนเมษายน โดยมีค่าเท่ากับ 20.8 วัน

จากปริมาณน้ำท่าที่เริ่มเพิ่มขึ้นส่งผลให้เกิดการชะล้างหิน ดิน และ ตลดชนของเสีย และน้ำเสียจากกิจกรรมต่างๆ ของมนุษย์ทั้งเกษตรกรรมและอุตสาหกรรมจากแม่น้ำ แม่กับน้ำท่าลงสู่แหล่งน้ำทำให้พบปริมาณธาตุอาหารอนินทรีย์ทุกตัวสูงที่สุดในเดือนมิถุนายนนี้ (ภาพที่ 5 ถึง 8) ยกเว้นเพียงแต่แอมโมเนียมซึ่งมีปริมาณสูงสุดในเดือนกันยายน ในรอบปีที่ทำการศึกษาแสดงให้เห็นว่าอิทธิพลจากการพัดพามากับน้ำท่าเป็นอิทธิพลที่มีความสำคัญอย่างยิ่งในการเพิ่มปริมาณธาตุอาหารอนินทรีย์ลงสู่แหล่งน้ำในช่วงเวลาที่ ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาของ Bellos, Sawidis and Tsekos (2004) บริเวณแม่น้ำพินิส พบว่าในช่วงเริ่มเข้าสู่ฤดูฝนมีการชะล้างและพัดพาเอาน้ำเสียและสิ่งปฏิกูลต่างๆ รวมถึงน้ำเสียจากพื้นแผ่นดินหลังจากฝนตกหนัก ซึ่งเป็นการนำพาเอาธาตุอาหารอนินทรีย์ต่างๆ ลงสู่แหล่งน้ำ

และการที่พับปริมาณฟอสเฟต ในไทร์ท ในtered และแอมโมเนีย สูงบริเวณปากแม่น้ำ (สถานีที่ 6 และ 7 น้ำน่าจะมากจากการผลักดันธาตุอาหารอนินทรีย์ต่อกล่าวของน้ำจืดลงสู่บริเวณ ดังกล่าวอย่างรวดเร็ว ซึ่งสามารถสังเกตได้จากค่าความเค็ม (ภาพที่ 4) พบว่าบริเวณสถานีที่ 6 มีความเค็ม 1.33 พีโอดซู แต่สถานีที่ 7 มีความเค็ม 14.59 พีโอดซู จะเห็นได้ว่าบริเวณดังกล่าวเกิด การผลักดันกันระหว่างน้ำจืดจากแม่น้ำและน้ำเค็มจากทะเล ดังนั้นจึงทำให้เกิดการสะสมของ สิ่งต่างๆ ในบริเวณนี้ ทำให้พับปริมาณฟอสเฟต ในไทร์ท ในtered และแอมโมเนียสูงในบริเวณ ดังกล่าว ในส่วนของฟอสเฟตที่พบว่ามีแนวโน้มเพิ่มขึ้นตามระยะทางจากต้นแม่น้ำจนถึงปากแม่น้ำ น้ำน้ำจากปูยฟอสเฟตที่ถูกใช้กับพื้นที่เพาะปลูก ส่วนหนึ่งอาจจะมาจากการนำหิมะชุมชนที่มี สารซักฟอก (Detergent) ประปนอยู่ ก็จะถูกชะล้างด้วยน้ำฝนและถูกพัดพาลงสู่แม่น้ำ จึงเป็นการเติม ฟอสเฟตให้สูงเหล่านี้ แต่ด้วยความเร็วของกระแสน้ำจึงทำให้เกิดการพัดพาเอาฟอสเฟตจำนวนมาก ลงสู่บริเวณปากแม่น้ำจำนวนมาก เช่นเดียวกับกับการศึกษาของปียะชาติ วงศ์จำรัส (2547) บริเวณ บางปะกงເສຖ້ຽນ พบว่ามีการสะสมของฟอสฟอร์สรวมในดินตะกอนบริเวณนี้มีปริมาณสูงด้วย เช่นกัน

การมีไนเตรฟสูงบริเวณตอนในของลำน้ำนี้มีสาเหตุอาจมาจากการนำหิมะที่ทิ้งจาก เกษตรกรรมซึ่งบริเวณนี้เป็นแหล่งเกษตรกรรมขนาดใหญ่ ปูยเป็นองค์ประกอบที่สำคัญในการ เกษตรกรรมโดยเฉพาะอย่างยิ่งปูยในtered จึงเป็นการเติมเข้ามาของไนเตรฟให้แก่แหล่งน้ำ ในส่วนของซิลิกอนนี้เห็นได้อย่างชัดเจนว่าการเพิ่มเข้ามาของซิลิกอนในช่วงเวลาที่ ได้รับอิทธิพลจากการชะล้างและพัดพามากับน้ำท่าและเป็นอิทธิพลที่สำคัญที่สุดในการเพิ่มเข้ามา ของซิลิกอนน้ำเห็นได้ว่าบริเวณด้านน้ำ (สถานีที่ 1) มีปริมาณสูงสุด และมีแนวโน้มลดลงเรื่อยๆ ตามระยะทางออกสู่ทะเลในสถานีที่ 9 10 และ 11 (ภาพที่ 5) แต่ผลการศึกษา Biogenic Silicate กลับพบว่าในทุกๆ สถานีที่ทำการศึกษาไม่สามารถตรวจวัดปริมาณ Biogenic Silicate ในดินตะกอน ได้ และจากการศึกษาฟอสฟอร์สรวมและไนโตรเจนรวมในดินตะกอนบริเวณบางปะกงເສຖ້ຽນ ของ ปียะชาติ วงศ์จำรัส (2547) พบว่าฟอสฟอร์สรวมและไนโตรเจนรวมในดินตะกอนในช่วงเดือน เดียวกันนี้ มีปริมาณต่ำสุดในรอบปีที่ทำการศึกษา ซึ่งให้เห็นว่าอิทธิพลของน้ำท่าซึ่งมีกำลังแรงมาก และประกอบกับการไหลบ่าอย่างรวดเร็วของน้ำท่า สร้างการทำให้เกิดการฟุ้งกระจายของดินตะกอน และการพัดพาดินตะกอนที่มีสารอินทรีย์กับน้ำท่าที่ไหลบ่าเข้ามา จึงทำให้ Biogenic Silicate ที่ สะสมอยู่ในดินตะกอนตลอดช่วงถูกเปลี่ยนไปในน้ำ และส่วนหนึ่งอาจจะเกิด จากการทับถมของดินตะกอนที่ถูกชะล้างและพัดพามากับน้ำท่า ตกทับถมบริเวณพื้นผิวน้ำของ ดินตะกอน และจากการเก็บตัวอย่างในการศึกษารังนี้ไม่ได้ทำการเก็บแบบตามความลึก แต่เป็น การเก็บคืนที่พื้นผิวดินตะกอนเท่านั้น ดังนั้นมือทำการวิเคราะห์

ตัวอย่างจึงทำให้ไม่พบว่ามีปริมาณ Biogenic Silicate อยู่เลยในทุก ๆ บริเวณที่ทำการศึกษา ซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาของ D'souza, Grag and Bhosle (2003) บริเวณอ่าวโโนนา พอดดา (Dona Paula Bay) พบว่าถึงแม้ว่าจะมีปริมาณของชาตุอาหารอนินทรีย์สูงก็ตาม แต่ความรุนแรงของกระแทนน้ำ และการไหลบ่าอย่างรวดเร็ว และความทุนของน้ำ มีผลต่อปริมาณการสะสมตัวของ Biogenic Silicate กล่าวคือ บางส่วนของ Biogenic Silicate ที่สะสมอยู่ในพื้นผิวดินตะกอนอาจจะถูกหักломด้วยดินตะกอนที่ถูกชะล้างและพัดพาหน้าท่า ซึ่งเป็นสาเหตุที่สำคัญ ที่ส่งผลกระทบต่อการลดการสะสมตัวของ Biogenic Silicate ในดินตะกอน เช่นกัน

กันยาน เป็นช่วงปลายของฤดูฝน แต่จากปริมาณน้ำฝน (ภาพที่ 12) พบว่าในปี 2545 ที่ทำการศึกษานี้ ปริมาณน้ำฝนในเดือนกรกฎาคมลดลง และเพิ่มขึ้นอีกรึ่งในเดือนสิงหาคม และกันยายน ผลก็คือ พบน้ำมีความเค็มต่ำ 0.37 พีอีสูญ ในสถานีที่ 7 (บริเวณปากแม่น้ำ) ซึ่งถ้าเปรียบเทียบกับการศึกษาของ ฉลวย มุติกะ (2544) พบว่าในปี 2543 ปริมาณน้ำฝนค่อนข้างมาก จึงทำให้พบน้ำความเค็มต่ำ 0.5 พีอีสูญ ออกไปสู่ทะเล

จากการศึกษาปริมาณชาตุอาหารอนินทรีย์คล้ายน้ำทั้งหมดมีแนวโน้มที่ลดลง ยกเว้น แต่เพียงตัวเดียวคือ แอมโมเนียม กลับพบว่ามีปริมาณสูงที่สุดในรอบปีที่ทำการศึกษา และการที่พบแอมโมเนียมมีปริมาณสูงและมีรูปแบบการแพร่กระจายที่ไม่แน่นอนนั้น โดยพบแอมโมเนียสูงทางด้านตอนในของแม่น้ำซึ่งเป็นที่ตั้งของแหล่งชุมชนและฟาร์มปศุสัตว์ และแอมโมเนียยังไม่ได้ทันถูกเปลี่ยนรูปไปเป็นไนโตรทและไนเตรท ซึ่งทำให้พบแอมโมเนียสูงบริเวณตอนต้นของลำน้ำ ส่วนบริเวณปากแม่น้ำที่เป็นที่มีกิจกรรมการเพาะเลี้ยงปลาในกระชัง และบริเวณตอนปลายของเอสทูรีซึ่งเป็นที่ตั้งอยู่ใกล้เคียงกับชุมชนขนาดใหญ่และสถานีระบายน้ำบริเวณคลองค่าน จึงทำให้บริเวณดังกล่าวในส่วนการณ์ที่จะได้รับแอมโมเนียได้โดยตรงจากของเสีย น้ำเสียและสิ่งปฏิกูลต่าง ๆ ที่ไหลลงสู่บริเวณดังกล่าว

บริเวณปากแม่น้ำนั้นระหว่างสถานีที่ 7 และ 8 พบว่ามีปริมาณของซิลิกेट ฟอสเฟต ในไตร์ท และ ไนเตรท มีปริมาณสูง เนื่องมาจากบริเวณดังกล่าวเกิดการหลักดันกันระหว่างน้ำจืด และน้ำทะเลข (ภาพที่ 4-ข) จึงเกิดการสะสมตัวของซิลิกेट ฟอสเฟต ในไตร์ท และ ไนเตรท ในบริเวณดังกล่าวด้วยเห็นเดียวกัน ส่วนตอนบริเวณตอนในของแม่น้ำ ซิลิกेट ฟอสเฟต ในไตร์ท และ ไนเตรท มีรูปแบบการแพร่กระจายที่คล้ายคลึงกันคือ มีค่าคงที่ตลอดทั้งลำน้ำ แสดงให้เห็นถึงการลดลงของอิทธิพลของน้ำท่า สรุปผลต่อปริมาณซิลิกेट ฟอสเฟต ในไตร์ท และ ไนเตรท มีปริมาณลดลง

จากการศึกษาปริมาณ Biogenic Silicate ในดินตะตอน กลับพบว่าเริ่มที่จะพบการสะสมตัวของ Biogenic Silicate ในดินตะตอนในบางบริเวณอีกรึ่งหนึ่ง แสดงให้เห็นว่าจะเกิดการขยายตัวของแพลงก์ตอนพืช ซึ่งน่าจะเป็นก้ามลุ่มของ ไดอะตอม จากการศึกษาของ พิชาญ สว่างวงศ์ และคณะ (2541) พบว่า ไดอะตอมเป็นแพลงก์ตอนพืชชนิดเด่นบริเวณบางปะกงเอสทูรี

ช่วงเดือนมิถุนายน และกรกฎาคม น้ำฝนเริ่มที่จะลดลงมาก แต่มีปริมาณเพิ่มขึ้นในเดือนสิงหาคม และกันยายน แต่เมื่อเปรียบเทียบปริมาณน้ำฝนในเดือนสิงหาคมและกันยายน ก็ยังมีไม่สูงเท่ากับเดือนพฤษภาคม ดังนั้นก็น่าจะมีความเป็นไปได้ว่า ความแรงของกระแสน้ำอาจจะน้อย จึงทำให้เกิดชากร้าวคลื่นตกลงสู่แม่น้ำแม่เจ้าได้แต่ไม่ถูกรบกวนมากนัก

ด้วยสาเหตุดังกล่าวจึงทำให้พนบปริมาณ Biogenic Silicate ในบางบริเวณที่ทำการศึกษา (ภาพที่ 10) โดยพบบริเวณตอนต้นของแม่น้ำระหว่างสถานีที่ 1 ถึง 3 และบริเวณตอนกลางของแม่น้ำ (สถานีที่ 5 และ 6) และบริเวณตอนปลายของอสุทธิระหว่างสถานีที่ 9 ถึง 11 จากการที่พน Biogenic Silicate เพียงบางบริเวณนั้นน่าจะมีสาเหตุมาจากการปริมาณและผลผลิตของไครอตอนที่มีความแตกต่างกันในแต่ละบริเวณซึ่งขึ้นอยู่กับปัจจัยที่เหมาะสมสมต่อการเจริญเติบโตของไครอตอน

จากการศึกษาของ ปิยะชาติ วงศ์จำรัส (2547) พนปริมาณฟอสฟอรัสรวมและไนโตรเจนรวมในคืนตะกอนเริ่มที่จะเพิ่มสูงขึ้นบริเวณตอนในของแม่น้ำ และปากแม่น้ำ แต่มีปริมาณสูงกว่าในเดือนมิถุนายน จึงน่าจะมีความเป็นไปได้ว่าอิทธิพลของการไหลบ่าของน้ำยังส่งผลต่อการสะสมของตัวของ Biogenic Silicate ในบางบริเวณของบางปะกงอสุทธิ

ด้านวัฒน เป็นช่วงเริ่มเข้าสู่ฤดูแล้ง ปริมาณน้ำฝนที่เริ่มลดลงตั้งแต่เดือนตุลาคมส่งผลให้ปริมาณน้ำท่าลดลงด้วย (ภาพที่ 11) ทำให้เกิดการรุกร้าวเข้ามาของน้ำทะเลในแม่น้ำจนถึงสถานีที่ 5 (ภาพที่ 4) แสดงให้เห็นว่าอิทธิพลการชะล้างและพัดพามากับน้ำท่าเริ่มที่จะลดลงทบทองด้วย เช่นกัน

ปริมาณธาตุอาหารอนินทรีย์ทุกตัวมีแนวโน้มที่จะเพิ่มขึ้นจากเดือนกันยายน ยกเว้นแต่เพียงแอมโมเนียที่มีแนวโน้มลดลงต่ำกว่าเดือนกันยายน การที่พนปริมาณแอมโมเนียค่อนข้างที่จะต่ำและคงที่ตลอดเดือนน้ำ แต่บริเวณปากแม่น้ำนั้นมีปริมาณแอมโมเนียสูงนั้นก็มาจากการเสียจากการเลี้ยงปลาในกระชังตลอดทั้ง 2 ฝั่งของลำน้ำที่ไหลลุ่มน้ำโดยตรงในบริเวณนั้น

จากปริมาณน้ำฝนที่จะเริ่มลดลง ย่อมส่งผลต่อปริมาณน้ำท่า และระยะพานักตัวของน้ำที่จะยาวนานขึ้น จากการที่พนปริมาณแอมโมเนียต่ำบริเวณตอนในของแม่น้ำ ระหว่างสถานีที่ 3 ถึง 5 นั้น จากค่าอุกซิเจนที่คล้ายน้ำในบริเวณดังกล่าวมีค่าค่อนข้างต่ำ จึงมีความเป็นไปได้ที่จะเกิดการออกซิไดซ์แอมโมเนียไปเป็นไนโตรทและไนเตรตโดยกระบวนการไนตริฟิเคชั่น จึงทำให้พนปริมาณในไตร์ท ในเตรท สูงบริเวณตอนดังกล่าวด้วยเช่นกัน โดยเฉพาะอย่างยิ่งในสถานีที่ 5 สองคลื่นกับการศึกษาของ Uncles et al. (1998) บริเวณชั้มเบอร์-อุส อสุทธิ พนว่าบริเวณที่มีในไตร์ท ในเตรท สูงนั้นมาจากการออกซิไดซ์ของแอมโมเนีย โดยกระบวนการไนตริฟิเคชั่น เมื่อบริเวณดังกล่าวมีปริมาณออกซิเจนเพียงพอ

การที่พบบริเวณตอนในของแม่น้ำระหว่างสถานีที่ 2 ถึง 5 นั้นพบว่า พ่อสافت ในtered และซิลิกอนน้ำยังคงมีปริมาณที่สูงกว่าบริเวณตอนนอกของแม่น้ำ น้ำน่าจะมาจากการหลักดัน เอาพ่อสافتและซิลิกอนน้ำจัดลงสู่บริเวณดังกล่าว ประกอบกับน้ำทะเลที่รุกเข้ามามาในบริเวณ สถานีที่ 4 และ 5 (ภาพที่ 4) จะเห็นได้ว่าบริเวณดังกล่าวเกิดการหลักดันกันระหว่างน้ำจัด จากแม่น้ำและน้ำทะเลกัน จึงทำให้เกิดการสะสมของพ่อสافت ในtered และซิลิกอน ในตอนต้น จนถึงตอนกลางของลำน้ำ (สถานีที่ 2 ถึง 5)

และจำนวนการทางชีวภาพมีผลต่อการลดปริมาณของธาตุอาหารอนินทรีย์ได้ในบางส่วน กล่าวคือ ระหว่างที่ทำการเก็บตัวอย่างบริเวณสถานีที่ 6 จนออกสู่ทะเล ก็ได้ปรากฏการณ์ ยูโตรฟิเคชั่น (Eutrophication) และจากการศึกษาของพิชาญ สว่างวงศ์และคณะ (2541) และสรุป แสงสว่างโซดิ (2547) บริเวณปากแม่น้ำบางปะกง พบร่วมกับตอนพืชชนิดเด่นนี้เป็นกลุ่มของ ไดอะตوم จากการศึกษาปริมาณ Biogenic Silicate ในดินตะกอน พบร่วมตัวของ Biogenic Silicate ในดินตะกอนบริเวณสถานีที่ 6 จนออกสู่ทะเล จึงมีความเป็นไปได้ว่าแพลงก์ตอนพืชที่เกิด การเพิ่มจำนวนอย่างรวดเร็วในบริเวณดังกล่าวนั้นน่าจะเป็นกลุ่มของไดอะตوم และยังพบปริมาณ Biogenic Silicate ในทุก ๆ สถานีภายในแม่น้ำด้วยเช่นกัน จึงเป็นไปได้ว่าการที่พบปริมาณ Biogenic Silicate ในทุก ๆ สถานีที่ทำการเก็บตัวอย่างน้ำน่าจะมีสาเหตุมาจากการปัจจัยสภาพแวดล้อม หมายรวมและปริมาณธาตุอาหารอนินทรีย์มีเพียงพอต่อการเจริญเติบโต และการลดความรุนแรง ของน้ำท่า

จากการลดความรุนแรงของน้ำท่า�น ย่อมส่งผลให้ไดอะตอมที่ตากลงสามารถที่จะ จมตัวและสะสมบริเวณดินตะกอนได้ ซึ่งแนวโน้มเช่นเดียวกันกับปริมาณฟอสฟอรัสรวม และในโครงสร้างในดินตะกอนบริเวณบางปะกงเอกสารที่มีการสะสมตัวสูงขึ้น และมีปริมาณ สูงสุดในรอบปีที่ทำการศึกษา (ปิยะชาติ วงศ์จำรัส, 2547) สะท้อนให้เห็นถึงการลดความรุนแรง ของน้ำท่าที่จะไปส่งผลต่อการพัฒนาดินตะกอนขึ้นมาฟุ่งกระจายและปะปนในน้ำ ซึ่ง Conley (1997) กล่าวว่า ความรุนแรงของน้ำท่าเป็นปัจจัยสำคัญอย่างหนึ่งต่อปริมาณการสะสมตัว ของ Biogenic Silicate ในดินตะกอน

จากการศึกษา Biogenic Silicate ในครั้งนี้พบว่าบริเวณบางปะกงเอกสารที่มีค่าอยู่ในช่วง ND-189.21 ไมโครกรัมต่อกิโลกรัม และจากการศึกษาของ Turner and Rabalais (1994) บริเวณแม่น้ำ มิสซิสซิปปี (Mississippi River) พบร่วม Biogenic Silicate อยู่ในช่วง 1,500-13,000 ไมโครกรัม ต่อกิโลกรัม และจากการศึกษาของ Liu, Ye, Zhang and Zho (2002) บริเวณโบhai (Bohai) มีค่าอยู่ ในช่วง 2,500 – 5,800 ไมโครกรัมต่อกิโลกรัม และบริเวณทะเลเหลือง (Yellow Sea) มีค่าอยู่ในช่วง

2,000-4,600 ไมโครกรัมต่อกิรัม ซึ่งมี Biogenic Silicate สูงกว่าบริเวณบางปะกงอีกด้วย และบริเวณแม่น้ำมิสซิซิปปีพบว่า แพลงก์ตอนพืชกลุ่มไดอะตومเป็นชนิดเด่นในบริเวณดังกล่าว ซึ่งเมื่อนำมาศึกษาแล้วพบว่าไดอะตอมเป็นแพลงก์ชนิดเด่นคือเช่นกัน

Leimen et. al (1986 cited in Liu, Ye, Zhang and Zho, 2002) กล่าวว่า Biogenic Silicate ในคืนตะกอนนี้ สามารถที่จะใช้เป็นตัวบ่งบอกถึงผลผลิตจากสิ่งมีชีวิตที่มีโครงร่างเป็นซิลิกอนที่มีอยู่ในมวลน้ำ ดังนั้นจากการศึกษาครั้งนี้พบปริมาณ Biogenic Silicate บริเวณบางปะกงเอสทรีมีปริมาณน้อยมากเมื่อเปรียบเทียบกับแม่น้ำมิสซิสซิปปี ประกอบกับกับบริเวณแม่น้ำมิสซิสซิปปีมีขนาดใหญ่ และมีลำน้ำสาขาเป็นจำนวนมาก จึงน่าจะมีความเป็นไปได้ว่าผลผลิตจากสิ่งมีชีวิตที่มีโครงร่างเป็นซิลิกอนบริเวณแม่น้ำมิสซิสซิปปีมีสูงกว่าบริเวณบางปะกงเอสทรี

รูปแบบการแพร่กระจายของ Biogenic Silicate บริเวณบางปั๊กอาจอสูตรพิบว่ามีบริเวณที่มีการสะสมตัวของ Biogenic Silicate มากริสุดคือ บริเวณปากแม่น้ำ ซึ่งรูปแบบการแพร่กระจายมีลักษณะคล้ายคลึงกับบริเวณ โบหัย (Bohai) ซึ่งพบการสะสมตัวของ Biogenic Silicate สูงบริเวณใกล้ปากแม่น้ำต่างๆ และมีลักษณะคล้ายคลึงกับแม่น้ำมิสซิสซิปปีที่พบว่าเกิดการสะสมตัวของ Biogenic Silicate บริเวณปากแม่น้ำ แต่ก็ยังน้อยกว่าบริเวณที่เป็น Plume ของบริเวณดังกล่าวที่พบว่ามีการสะสมตัวสูงสุด

การวิเคราะห์ Biogenic Silicate ในการศึกษาครั้งนี้ใช้วิธี Wet Chemical ของ Kamatani and Oku (2000) ได้ทำการเลือกเอาข้อดีของวิธี Wet Chemical จากการศึกษาของหลาย ๆ ท่านเพื่อหาสภาวะที่ดีที่สุดในการสกัดเอา Biogenic ออกมานากรวบอย่าง โดยมี Interfere ของซิลิกेटที่มาจากการ Non-Biogenic ต่ำที่สุด ซึ่งแนะนำให้ใช้ Alkaline ที่เป็น 0.2 โมลของโซเดียมไฮดรอกไซด์ ( $\text{NaOH}$ ) ที่ความเป็นกรด-ค้าง 13.1 และใช้อุณหภูมิที่ 100 องศาเซลเซียส และเวลาที่ 120 นาที เพื่องจากให้ผลในการสกัดเอา Biogenic Silicate ออกมาได้ดีที่สุด และให้ผลของการมี Interfere ของซิลิกेटที่มาจากการส่วนที่เป็น Non-Biogenic Silicate ที่มีอยู่ร่วมกับตัวอย่างต่ำสุด

อย่างไรก็ตามการศึกษาของ Ragueneau and Tréquer (1994) แนะนำให้ใช้ Alkaline ที่เป็นโซเดียมไนโตรบอร์อนเนต ( $\text{Na}_2\text{CO}_3$ ) สำหรับตัวอย่างที่มี Biogenic Silicate ต่ำ แต่การใช้โซเดียมไฮดรอกไซด์ ( $\text{NaOH}$ ) จะใช้สำหรับตัวอย่างที่มี Biogenic Silicate สูง และการเกิด Interfere ของส่วนที่เป็น Non-Biogenic Silicate นั้นส่งผลต่อผลของการค่าของ Biogenic Silicate ด้วย ซึ่งอาจทำให้การประเมินค่า Biogenic Silicate สูงเกินจากความเป็นจริง

การเลือกใช้ความเป็นกรด-ด่าง (pH) ที่เหมาะสมนั้นมีความสำคัญด้วยเช่นกัน Schlüter and Rickert (1998) กล่าวว่าการเลือกใช้ pH ส่งผลเป็นอย่างมากต่อตัวอย่างในการสกัดเจา Biogenic Silicate ที่มีอยู่ในตัวอย่าง การเลือกใช้ pH ที่มีค่าสูงจนเกินไปย่อมส่งผลให้เกิดการประมีนค่า

Biogenic Silicate สูงเกินความเป็นจริง เนื่องจาก pH ที่สูงจะทำให้ซิลิกेटที่มาจากการ Non - Biogenic Silicate ละลายออกมากไปปะปนในสารละลาย การศึกษาของ Schlüter and Rickett (1998) แนะนำให้ใช้ Alkaline ที่เป็นโซเดียมไบ卡ربอเนต ( $\text{Na}_2\text{CO}_3$ ) pH ที่ 12.5 เนื่องจากให้ผลในการสกัดสูงสุด แต่ให้ผลของการเกิด Interfere ของซิลิกेटที่มาจากการ Non-Biogenic Silicate ที่อยู่ร่วมกับตัวอย่างต่ำสุด

จากการเปรียบเทียบการศึกษาของหลาย ๆ ท่านจะเห็นได้ว่า การเลือกใช้ Alkaline ที่มีความเป็นเบสมากหรือเบสอ่อนจนเกินไป pH ที่เหมาะสม และเวลาที่ใช้ในการสกัดนั้น ย้อนสังผลคือที่ตัวอย่าง เนื่องจากประมาณ 80% ของ Biogenic Silicate ที่มีประปันอยู่ในดินตะกอนสามารถละลายได้อย่างรวดเร็วในเวลา 20 นาทีแรกในช่วงของการสกัด ไม่ว่าจะใช้เบสแก่หรือเบสอ่อนก็ให้ผลที่ไม่ต่างกัน แต่ Biogenic Silicate ที่ยังคงเหลืออยู่ในตัวอย่างนั้น ต้องใช้เวลาในการสกัดเพิ่มจนกว่าจะหมด

ในการณ์ที่ตัวอย่างมีปริมาณ Biogenic Silicate น้อย การใช้เบสที่แก่นก dein ไปก็ย่อมส่งผลให้เกิดการ Interfere ของซิลิกेटที่มาจากการ Non - Biogenic Silicate เนื่องจากหลังจาก 20 นาทีแล้วนั้น เบสที่แก่นก dein ไปจะส่งผลให้ซิลิกेटที่มาจากการ Non - Biogenic Silicate ละลายออกมากไปปะปนอยู่ด้วย จึงทำให้การประเมินค่า Biogenic Silicate สูงเกินกว่าความเป็นจริง แต่ถ้าใช้เบสที่อ่อนจนเกินไปกับตัวอย่างที่มีปริมาณ Biogenic Silicate สูงนั้นย่อมส่งผลให้การประเมินค่า Biogenic Silicate ต่ำกว่าความเป็นจริง เนื่องจากเบสที่อ่อนจนเกินไปไม่สามารถที่จะสกัด Biogenic Silicate ที่มีอยู่ในตัวอย่างได้หมด

วิธีวิเคราะห์หาอลูมิเนียมจากสารละลายตัวอย่างที่ผ่านการสกัด เพื่อนำไปคำนวณซิลิกे�ตที่ออกมานั้นมาจากการ Non - Biogenic Silicate ว่ามีปริมาณเท่าไหร่ซึ่งจะเป็นค่า Biogenic Silicate ที่มีอยู่ในตัวอย่าง การวิเคราะห์หาอลูมิเนียมนั้นมีอยู่หลายวิธี คือ Atomic Absorption(AA), Spectrometric และอื่น ๆ จากการศึกษารึ่งนี้เลือกใช้วิธี Fluorimetric เนื่องจากไม่สามารถวัดค่าอลูมิเนียมด้วยวิธี Atomic Absorption ได้ เนื่องจากสารละลายตัวอย่างมีความเข้มข้นของโซเดียมไฮดรอกไซด์สูง จึงทำให้ไม่สามารถวัดค่าอลูมิเนียมได้

การวิเคราะห์หาอลูมิเนียมด้วยวิธี Fluorimetric โดยใช้สารละลาย Lumogillion เป็นตัวขับอลูมิเนียมที่มีอยู่ในสารละลายตัวอย่างนั้นมีปัญหาค่อนข้างมากด้วยเช่นกัน เนื่องจากตัวอย่างมีความเข้มข้นของโซเดียมไฮดรอกไซด์สูง จึงต้องทำการปรับตัวอย่างให้ได้ pH ที่เหมาะสมในการวิเคราะห์คือ pH เท่ากับ 5 ถึงแม้ว่าจะเติม Buffer Solution เข้าไปในสารละลายตัวอย่างตามสัดส่วนที่กำหนด แต่ก็ไม่สามารถปรับ pH สารละลายตัวอย่างให้มี pH ที่ 5 ได้ จึงต้องมีการปรับ pH ก่อนการเติม Buffer โดยใช้กรดไฮโดรคลอริกเข้มข้น และค่ามาตรฐานของอลูมิเนียมที่ใช้เทียบหาปริมาณอลูมิเนียม

ที่มีอยู่ในสารละลาย ค่อนข้างที่จะทำได้ยาก และBlank มีค่าค่อนข้างสูง และการทำกราฟ มาตรฐานมีความแตกต่างกันมากในการทำแต่ละครั้ง ด้วยวิธีวิเคราะห์นี้ pH มีความสำคัญเป็นอย่างมาก ถ้า pH ไม่ได้ใกล้เคียงกับ pH 5 มากที่สุด ก็ส่งผลต่อค่ามาตรฐานของอุณหภูมิเนื่อง และสารละลายตัวอย่างเป็นอย่างมาก

บุราพาจامعة

ตารางที่ 8 เปรียบเทียบค่าต่ำสุด-สูงสุดของปริมาณชนชาตุอาหารอินทรีที่ตัดลงมา จากการศึกษาครั้งนี้กับการศึกษาครั้งก่อนในแม่น้ำบางปะกัง

ชนิดของสาร	ม.ก.45 <sup>1</sup>	ม.ก.45 <sup>1</sup>	ก.ก.45 <sup>1</sup>	ก.ก.45 <sup>1</sup>	ก.ก.44 <sup>2</sup>	ก.ก.44 <sup>2</sup>	ก.ก.44 <sup>2</sup>	ก.ก.44 <sup>2</sup>	ก.ก.43 <sup>3</sup>	ก.ก.43 <sup>3</sup>
ซิลิกา ( $\mu\text{g-at Si l}^{-1}$ )	21.28 - 98.85	30.30 - 106.96	34.29 - 70.40	0.72 - 84.37	13.99 - 34.50	3.68 - 33.72	10.16 - 23.95	140.39 - 157.51	< 0.03 - 152	112 - 130
ฟอสฟอร์ ( $\mu\text{g-at P l}^{-1}$ )	0.11 - 0.49	0.31 - 2.45	0.13 - 1.41	0.29 - 1.64	0.58 - 6.34	0.20 - 7.41	0.36 - 3.04	0.60 - 1.37	0.50 - 3.2	0.57 - 1.71
ไนโตรเจน ( $\mu\text{g-at N l}^{-1}$ )	ND - 0.34	0.03 - 3.88	0.08 - 2.01	0.05 - 3.97	0.38 - 25.38	0.05 - 11.53	0.48 - 3.98	0.49 - 1.59	0.40 - 13.0	0.37 - 0.92
ไนโตรวัต ( $\mu\text{g-at N l}^{-1}$ )	0.73 - 21.64	0.81 - 27.42	11.1 - 14.80	0.82 - 44.87	9.84 - 101.84	2.27 - 197.20	15.79 - 48.90	10.00 - 22.16	31.4 - 87.0	18.6 - 28.8
แอมโมเนียม ( $\mu\text{g-at N l}^{-1}$ )	0.90 - 2.27	2.66 - 5.05	1.83 - 28.57	0.60 - 11.39	1.42 - 14.70	2.07 - 4.98	2.73 - 8.10	1.31 - 5.72	0.12 - 3.84	11.8 - 16.8

หมายเหตุ: ( $\mu\text{g-at Si l}^{-1}$ ) หมายถึง ไม่ได้รับข้อมูลเพียงแค่เก็บตัวอย่างเดียว

( $\mu\text{g-at P l}^{-1}$ ) หมายถึง ไม่ได้รับข้อมูลเพียงแค่เก็บตัวอย่างเดียว

( $\mu\text{g-at N l}^{-1}$ ) หมายถึง ไม่ได้รับข้อมูลเพียงแค่เก็บตัวอย่างเดียว

ND หมายถึง "ไม่สามารถตรวจจับได้" ซึ่งกว่าค่า detection limit

1 การศึกษาครั้งนี้

2 สันพันธุ์ สุพารณ์ธิราก (2544)

3 ฉัตร พุฒิศักดิ์ (2544)

## สรุปผลการศึกษา

1. คุณภาพน้ำบริเวณบางปะกงເອສຫຼົງ ພນວ່າສ່ວນໃຫຍ່ອູ້ໃນເກີນທີມາຕະຫຼານຄຸນພາພແລ່ງນໍ້າປະເທດທີ່ 3 ຂອງໄທ (ແມ່ນ້າບາງປະກົງຄົກຈັດອູ້ໃນແລ່ງນໍ້າປະເທດທີ່ 3) ຍົກເວັນອອກຂີເຈນລະລາຍນໍ້າ ພນວ່າມີຄ່າຕໍ່ກ່າວມາຕະຫຼານທີ່ກໍາທັນດໄໝໄດ້ (ໄມ່ນ້ອຍກວ່າ 4 ມິລືລົກຮັນຕ່ອລືຕຣ) ບຣິເວັນທ່າເຮືອບາງຄລ້າ (ສຕານີທີ່ 2) ແລະບຣິເວັນທ່າເຮືອທີ່ວ່າການອໍາເກອນບາງປະກົງ (ສຕານີທີ່ 5)
2. ອິທີພິລ່ວ່ວມຮ່ວ່າງຄຸງຄາລ ແລະສຕານີທີ່ເກີນຕ້ວອຍ່າງມີຜົດຕ່ອງປິມາຜົນຮາຕຸອາຫາຮອນິນທີ່ຢຸກຕົວ ໄດ້ແກ່ ຜິລິເກຕ ພົກສເຟ ໃນໄຕຣ໌ທ ໃນເຕຣກ ແລະແອນໄມ້ເນີຍບຣິເວັນບາງປະກົງເອສຫຼົງໂດຍປິມາຜົນຮາຕຸອາຫາຮອນິນທີ່ຈະເພີ່ມສູງຂຶ້ນເມື່ອເຂົ້າສູ່ຄຸງຄົງ (ມີຄຸນຍາຍນ ແລະກັນຍາຍນ) ແລະຄົດລົງເມື່ອເຂົ້າສູ່ຄຸງແລ້ງ (ເມຍາຍນ ແລະຮັນວາຄນ) ພນວ່າການແພ່ງກະຍາມີແນວໄນ້ຄົດລົງຕາມຮະບະທາງຈາກແມ່ນໍ້າອອກສູ່ທະເລ
3. ເດືອນເມຍາຍນ ທີ່ເປັນເຊິ່ງປ່ວງປ່າຍຂອງຄຸງແລ້ງ ພນວ່າບາງບຣິເວັນຂອງພື້ນທີ່ທ່າກການສຶກສາມີປິມາຜົນພົກສເຟ ໃນໄຕຣ໌ທ ແລະ ໃນເຕຣກ ຄ່ອນຂ້າງສູນນັ້ນ ມາຈາກບວນກາຍຍ່ອຍສຕາຍ ຂອງດົ່ງນີ້ວິວິດເປັນການເພີ່ມພົກສເຟ ໃນໄຕຣ໌ທ ແລະ ໃນເຕຣກ ເຂົ້າສູ່ແລ່ງນໍ້າ ທີ່ເຊິ່ງປ່ວງເວລາດັ່ງກ່າວນີ້ການເພີ່ມເຂົ້າມາຂອງຮາຕຸອາຫາຮອກຈຳກັດດ້ວຍປິມາຜົນຂອງນໍ້າທ່າ ແລະການເພີ່ມເຂົ້າອອກຈິລິເກຕມາຈາກບວນກາລະລາຍກົບຄືນຂອງໜ້າໄດ້ຕອມຈາກດິນຕະກອນ
4. ບຣິເວັນທີ່ເກີດແນວພັດດັນຂອງນໍ້າຈາກແມ່ນໍ້າແລະນໍ້າເຄີ່ມຈາກທະເລ ມີປິມາຜົນຂອງຮາຕຸອາຫາຮອນິນທີ່ລະລາຍນໍ້າອູ້ຄ່ອນຂ້າງສູງ ເນື່ອຈາກຮາຕຸອາຫາຮອນິນທີ່ຫລ່ານັ້ນຈະຄູກສະສນອູ້ໃນບຣິເວັນດັ່ງກ່າວ
5. ປິມາຜົນ Biogenic Silicate ໃນດິນຕະກອນບຣິເວັນບາງປະກົງເອສຫຼົງ ມີການປັບປຸງແປ່ງຕາມເວລາແລະສຕານີທີ່ ກ່າວກ້ອນ ປິມາຜົນ Biogenic Silicate ບຣິເວັນຕອນໃນຂອງເອສຫຼົງມີນາກກວ່າບຣິເວັນຕອນອອກຂອງເອສຫຼົງ ແລະມີຮູບແບບການແພ່ງກະຍາກ່າວກ້ອນ ເດືອນເມຍາຍນມີປິມາຜົນ Biogenic Silicate ມາກທີ່ສຸດ ເນື່ອຈາກເກີດກາຮະສມຕ້ວນຂອງໜ້າໄດ້ຕອມຕັ້ງແຕ່ຕອນຕັ້ນຂອງຄຸງແລ້ງຈົ່ງເວລານີ້ ຈຶ່ງໃຫ້ພົບ Biogenic Silicate ມີປິມາຜົນສູງສຸດໃນຮອບນີ້ທີ່ທ່າກການສຶກສາ ແລະມີແນວໄນ້ທີ່ຈະຄົດລົງເມື່ອເຂົ້າສູ່ຄຸງຄົງ ເນື່ອຈາກເກີດກາທັນຄົມຂອງດິນຕະກອນທີ່ພັດພາມກັບນໍ້າທ່າ ພນວ່າເດືອນມີຄຸນຍາຍນໃນທຸກ ຈ ສຕານີທີ່ທ່າກການສຶກສາໄໝພົບປິມາຜົນຂອງ Biogenic Silicate ແລະເມື່ອປິມາຜົນນໍ້າຟັນແລະນໍ້າທ່າເຮີ່ມຄົດຄວາມຮຸນແຮງໃນເດືອນກັນຍາຍນ ຈຶ່ງເຮີ່ມພົບປິມາຜົນ Biogenic Silicate ສະສນຕ້ວອູ້ໃນດິນຕະກອນໃນບາງບຣິເວັນຕອນຕັ້ນ ຕອນກາຍແລະຕອນປ່າຍຂອງເອສຫຼົງ ເດືອນຮັນວາຄນເປັນຫ່ວ່າເຮີ່ມເຂົ້າສູ່ຄຸງແລ້ງປິມາຜົນນໍ້າຟັນເຮີ່ມຄົດລົງຍ່າງຮວດເຮົວ ປະກອບກັນເກີດປະກຸກກາຮັບຢູ່ໂທຣີເກີບຊັ້ນ ບຣິເວັນປາກແມ່ນໍ້າຈັນອອກສູ່ທະເລ ຈຶ່ງໃຫ້ພົບການຮະສມຕ້ວອງ Biogenic Silicate

ในดินตะกอนทุก ๆ บริเวณของบางปะกงເօສຫຼີທັງຕອນໃນແຄຕອນນອກຂອງເօສຫຼີ ແຕ່ມີປຣິມາລີ ໄນສູງມາກນັກເມື່ອເທີບກັບເດືອນເມພາຍນ ເຊື່ອຈາກປຣິມາລີ Biogenic Silicate ຕດອດກາຮືກໍາຍາ ມີປຣິມາລີຄ່ອນບ້າງຕໍ່າມື່ອເປົ້າຍເທີບກັບກາຮືກໍາຍາຂອງຜູ້ອື່ນ ດີ່ງແມ່ວ່າໄດ້ອະຕອນຈະເປັນແພັນກໍຕອນ ພຶ້ມນິດເດັ່ນໃນບຽວແນບງປະກົງເօສຫຼີກີ່ຕາມ ແຕ່ກາຮືທີ່ພົບວ່າມີປຣິມາລີ Biogenic Silicate ໃນດິນຕະກອນມີນ້ອຍນັ້ນ ເຊື່ອຈາກລັກມະທາງສັນຫຼານວິທີຍາຂອງສຕານທີ່ກໍາຍາມີຄວາມແຕກຕ່າງກັນ ຮູ່ປະບວນກາເກັບຕ້ວຍຢ່າງທີ່ແຕກຕ່າງກັນ ພຸລັດຕີຫັ້ນຕັ້ນທີ່ໄດ້ຈາກໄດ້ອະຕອນນັ້ນມີຄວາມແຕກຕ່າງກັນ

ຈາກກາຮືກໍາຍາ Biogenic Silicate ໃນຄົງນີ້ສາມາດຮັບທີ່ປັນບອກສິ່ງແນວໂນັ້ນແລ້ວຮູ່ປະບວນກາ ຄະສົມຕ້ວງອອງ Biogenic Silicate ໃນດິນຕະກອນຕາມເວລາແຄສຕາທີ່ ຫຶ່ງພົບກາຮືສົມຕ້ວງອອງ Biogenic Silicate ສູງສຸດບຽວແປກແນ່ນ້ຳ ໃນເດືອນເມພາຍນ Biogenic Silicate ໃນດິນຕະກອນຈະເປັນແຫລ່ງທີ່ມາ ຂອງຊີລິເກຕອີກແຫລ່ງໜຶ່ງທີ່ສຳຄັນ ແລະເປັນກາຮືເພີ່ມປຣິມາລີຊີລິເກຕສູ່ແຫລ່ງໜຶ່ງຊີລິເກຕເປັນຫາດຸ ອາຫາຣອນິນທຣີຍ໌ທີ່ສຳຄັນຕ້ວໜຶ່ງຂອງຮະບນໜ່ວຍໂຫ້ອາຫາຣ ເນື່ອຈາກເປັນຫາດຸອາຫາຣທີ່ສຳຄັນຕ່ອງກາຮ ເຈີນເຕີບໂຕຂອງໄດ້ອະຕອນ ແລະໄດ້ອະຕອນເປັນແພັນກໍຕອນພຶ້ມທີ່ສຳຄັນຕ່ອງຮະບນໜ່ວຍໂຫ້ອາຫາຣ

### ໜ້າເສັນອອນະນະ

1. ຄວາມທຳກາຮືກໍາຍາ Biogenic Silicate ໃນຮູ່ປະບວນອຸນຸກາຄແຂວງລອຍ ແລະກໍາຍາໜິດຂອງ ແພັນກໍຕອນພຶ້ມກຸ່ມຂອງໄດ້ອະຕອນ ເພື່ອທີ່ຈະໄດ້ກ່າວຄື່ງກາລື່ອນຍ້າຍຊີລິເກຕຈາກຮູ່ປໍ່ລະລາຍນຳໄປ ສ່ຽງປີທີ່ໄມ່ລະລາຍນຳ ແລະກ່າວຄື່ງກາລື່ອນແປ່ງຮູ່ປະບວນຂອງຊີລິເກຕຕາມເວລາແລະສຕານທີ່
2. ຄວາມທຳກາຮືເກັບຕ້ວຍຢ່າງດິນຄາມຄວາມສຶກເພື່ອຈະໄດ້ກ່າວຄື່ງກາລື່ອນແປ່ງຮູ່ປະບວນພຶ້ມທີ່ສຳຄັນຕ່ອງຮະບນໜ່ວຍໂຫ້ອາຫາຣ
3. ຄວາມທຳກາຮືກໍາຍາອັຕຣາກາຮືກໍາຍາລະລາຍກັບຄື່ນຂອງຊີລິເກຕຂອງດິນຕະກອນໃນບຽວ ບາງປະກົງເօສຫຼີ ເພື່ອທີ່ຈະໄດ້ກ່າວຄື່ງຮະບະເວລາກາຮືກໍາຍາລະລາຍກັບຄື່ນສູ່ແຫລ່ງໜຶ່ງຂອງ Biogenic Silicate
4. ຄວາມທຳກາຮືກໍາຍາສກາວະທີ່ເໝາະສົມໃນກາຮືກໍາຍາ Biogenic Silicate ໂດຍວິທີ່ Wet Chemical ໃນດິນຕະກອນບຽວນີ້