



## ความเป็นมาและความสำคัญ

ระบบนิเวศแนวปะการังจัดเป็นระบบที่มีความสำคัญต่อระบบนิเวศทางทะเลมากที่สุดระบบหนึ่งเนื่องจากเป็นแหล่งที่อยู่ แหล่งหลบภัย แหล่งวางไข่ของสัตว์น้ำนานาชนิด จึงทำให้แนวปะการังเป็นบริเวณที่มีความอุดมสมบูรณ์ และมีความหลากหลายทางชีวภาพสูง

มนุษย์และประโภคชนจากแนวปะการังทั้งทางตรงและทางอ้อม โดยเฉพาะอย่างยิ่งการใช้ประโยชน์ในเรื่องของการท่องเที่ยว และผลผลิตทางการประมง นอกจากนี้แนวปะการังยังมีความสำคัญต่อระบบนิเวศอื่นๆด้วย เช่น การก่อกำเนิดของหาดทราย การป้องกันพื้นที่ชายฝั่งจากคลื่นลม ตลอดจนการวิจัยด้านวิทยาศาสตร์ธรรมชาติ ดังนั้นจึงจำเป็นอย่างยิ่งที่จะต้องมีการศึกษาและการจัดการทรัพยากรแนวปะการังที่เหมาะสม

บริเวณพื้นที่ชายฝั่งด้านตะวันออกของประเทศไทย ซึ่งเป็นที่ตั้งของโครงการพัฒนาชายฝั่งทะเลภาคตะวันออก (Eastern Seaboard Development Project) เป็นบริเวณที่มีการแพร่กระจายของแนวปะการังอยู่โดยทั่วไป ตั้งแต่จังหวัดชลบุรีไปจนถึงจังหวัดตราด แต่พบว่าแนวปะการังส่วนใหญ่อยู่ในสภาพเสื่อมโทรมอันเป็นผลกระทบจากการกิจกรรมของมนุษย์ เช่น การลากอวนในแนวปะการัง การจับปลาโดยใช้ระเบิดหรือยาเบื้อง การทิ้งสมอเรือในแนวปะการัง เป็นต้น อย่างไรก็ตามจากการแนวโน้มของโครงการพัฒนาพื้นที่ฯดังกล่าว จะมีผลให้จำนวนประชากรและกิจกรรมประเภทต่างๆ ที่เกิดขึ้นในพื้นที่ชายฝั่งภาคตะวันออกเพิ่มมากขึ้น อันอาจเป็นผลให้แนวปะการังในบริเวณดังกล่าวถูกทำลายเพิ่มขึ้นได้

เขตเมืองพัทยาในปัจจุบันโดยเฉพาะเกาะครุฑ์ เกาะสาด และเกาะล้าน จัดเป็นบริเวณหนึ่งที่มีกิจกรรมการท่องเที่ยวทางทะเลเป็นอันมาก จึงส่งผลกระทบต่อสภาพแนวปะการังโดยมักจะถูกทำลายเนื่องจากกิจกรรมการท่องเที่ยวทางทะเลไม่ว่าจะเป็น การทิ้งสมอเรือในแนวปะการัง การเหยียบย่ำปะการัง การเก็บปะการังไปเป็นที่ระลึก รวมทั้งผลกระทบที่เกิดขึ้นจากการประมงในอดีต เช่น การระเบิดปลาและ การลากอวนในแนวปะการัง เป็นต้น จากสาเหตุดังกล่าวจึงทำให้แนวปะการังในบริเวณดังกล่าวถูกทำลายลงเป็นพื้นที่กว้าง

ผลกระทบจากการศึกษาปริมาณสารอาหารและผลผลิตปูมุกมิในแนวปะการังส่วนใหญ่พบว่ามีปริมาณสารอาหารในแนวปะการังค่อนข้างน้อย เมื่อเปรียบเทียบกับบริเวณอื่นๆในทะเลเช่น บริเวณชายฝั่งอสุทธิ์หรือในเขตทะเลลึกบางบริเวณ แต่อย่างไรก็ตามจากการศึกษาพบว่าผลผลิตปูมุกมิในแนวปะการังมีสูงมาก ซึ่งแสดงให้เห็นถึงความสามารถในการหมุนเวียนสารอาหารและความสำคัญของ

แนวปะการังในแต่ของการเป็นแหล่งผลิตที่สำคัญในระบบเศรษฐกิจทางทะเล สารอาหารส่วนใหญ่ที่มีการศึกษาในแนวปะการังได้แก่ สารประกอบอนินทรีย์ในตระเจน ในรูปของไนโตรเจน ในไนโตรท์ และโมโนเนียม สารประกอบอนินทรีย์ฟอสฟอรัสในรูปของฟอสเฟตที่ละลายน้ำได้ ซึ่งสารอาหารที่อยู่ในรูปต่างๆเหล่านี้ สิ่งมีชีวิตโดยเฉพาะแพลงก์ตอนพืชสามารถนำไปใช้ได้โดยตรง

ในปัจจุบันงานวิจัยที่เกี่ยวข้องกับการศึกษาปริมาณสารอาหาร และปริมาณผลผลิตปูรูมภูมิ ของแนวปะการังในประเทศไทยมีค่อนข้างน้อยส่วนใหญ่จะเป็นงานวิจัยที่ทำในต่างประเทศ โดยเฉพาะในบริเวณแนวปะการังที่มีลักษณะเป็นเกือกม้า (atoll reef) ซึ่งต่างจากลักษณะแนวปะการังในประเทศไทยที่แนวปะการังส่วนใหญ่เป็นแบบติดชายฝั่ง (fringing reef) การศึกษาครั้งนี้เป็นการศึกษาในภาคสนามโดยเลือกพื้นที่ ในบริเวณเกาะครุฑ และเกาะสาก เขตเมืองพัทยา ซึ่งเป็นพื้นที่ที่มีการทำทดลอง ย้ายปลูกปะการัง (สิทธิพันธ์, 2535 : สิทธิพันธ์ และวนิชศักดิ์ 2536) โดยในบริเวณเกาะครุฑพบว่า ปะการังมีอัตราการดัดค่อนข้างสูงแต่ยังขาดข้อมูลพื้นฐานเกี่ยวกับปริมาณสารอาหารและปริมาณการใช้ออกซิเจนของแนวปะการังเนื่องจากข้อมูลในด้านเหล่านี้ในประเทศไทยมีจำกัด (Aksornkoae and Paphavasit, 1990) ดังนั้นการศึกษาปริมาณสารอาหารและผลผลิตปูรูมภูมิในแนวปะการังจะเป็นประโยชน์ เพื่อใช้เป็นข้อมูลพื้นฐานในการกำหนดวิธีการในการเพาะเลี้ยงปะการัง และประยุกต์ใช้เป็นข้อมูลในการวางแผนจัดการทรัพยากรช่ายฝั่งของประเทศไทยต่อไปได้

### วัตถุประสงค์ของการวิจัย

1. เปรียบเทียบการเปลี่ยนแปลงในรอบวันของปริมาณสารอาหารและออกซิเจนละลายน้ำที่เกิดขึ้นจากก้อนปะการัง (*Porites lutea*)

2. เปรียบเทียบการเปลี่ยนแปลงปริมาณสารอาหารของน้ำในแนวปะการังและน้ำนอกแนวปะการัง บริเวณเกาะครุฑและเกาะสาก จ.ชลบุรี

3. เปรียบเทียบปริมาณสารอาหารและผลผลิตปูรูมภูมิในแนวปะการังบริเวณเกาะครุฑและเกาะสาก จ.ชลบุรี

### ประโยชน์ที่คาดว่าจะได้รับ

1. ทราบรูปแบบลักษณะการเปลี่ยนแปลงระดับปริมาณสารอาหารในแนวปะการัง ทั้งที่เกิดขึ้นในรอบวันและในแต่ละช่วงฤดูกาล

2. ทราบความสำคัญของแนวปะการัง ในแต่ที่เป็นแหล่งที่มีผลผลิตปูรูมภูมิที่มีความสำคัญต่อระบบเศรษฐกิจทางทะเล

3. สามารถนำผลที่ได้มาใช้ในการประเมินและการควบคุมคุณภาพน้ำทะเลในบริเวณแนวปะการัง

4. สามารถทราบถึงปริมาณสารอาหารที่มีในแนวปะการัง เป็นประโยชน์ในการวางแผนการพื้นที่แนวปะการังได้

### ขีววิทยาของปะการัง

ปะการังเป็นสัตว์ไม่มีกระดูกสันหลัง จัดอยู่ใน Phylum Cnidaria Class Anthozoa Subclass Zoantharia และปะการังแข็งจะจัดอยู่ใน Order Scleractinia (สำหรับก้อนปะการังที่ใช้ในการศึกษาครั้งนี้อยู่ใน Family Poritidae และมีชื่อวิทยาศาสตร์ *Porites lutea*)

ปะการังมีเนื้อเยื่อ 2 ชั้นโดยที่เซลล์ไม่มีการรวมตัวกันเป็นอวัยวะต่างๆ ส่วนที่เป็นเนื้อเยื่อหรือตัวปะการัง เรียกว่า พอลิป(Polyp) มีลักษณะรูปร่างของลำตัวเป็นทรงกระบอกตรงปลายสุดเป็นหนวด (tentacle) เรียงอยู่รอบปากคล้ายดอกไม้ทะเลแต่มีขนาดเล็ก ซึ่งส่วนของโพลิปจะอยู่ภายในช่องว่างของโครงสร้างภายนอกที่มีลักษณะแข็ง(Corallite) เมื่อจากเป็นสารประกอบแคลเซียมคาร์บอเนต ซึ่งสร้างโดยเนื้อเยื่อชั้น Ectoderm ของปะการัง

แนวปะการังเป็นโครงสร้างหินปูนที่ก่อตัวเป็นแนวใต้ทะเล ในระดับที่แสงส่องถึง (Euphotic zone) โครงสร้างนี้เกิดจากโครงสร้างหินปูน (Calcareous skeleton) ของปะการัง โดยปะการังจะมีสาหร่ายเซลล์เดียวที่เรียกว่า ซูแซนทาเลีย (Zooxanthallae) ซึ่งเป็นพวกไดโนแฟลกเจลลาร์ อาศัยอยู่ร่วมกันในผิวชั้นนอก (Epidermis) ของตัวปะการัง

ปะการังจะได้รับอาหารทั้งจากการใช้หนวดจับอาหารที่ล่องลอยไปมา เช่น แพลงก์ตอนสัตว์ขนาดเล็กๆ หรือสารอินทรีย์ที่ล่องลอยในน้ำ แต่ส่วนใหญ่แล้วจะได้รับอาหารจากสาหร่ายซูแซนทาเลีย โดยทั่วไปแล้วปัจจัยที่มีผลต่อการเจริญของแนวปะการังจะได้แก่ แสง อุณหภูมิ ความเค็ม และปริมาณตะกอนในน้ำ ซึ่งปกติแล้วปะการังจะสามารถเจริญได้ดีในบริเวณที่มีการเปลี่ยนแปลงสภาพแวดล้อมไม่มากนัก ซึ่งโดยทั่วไปแล้วแนวปะการังจะเจริญได้ดีในที่ที่มีอุณหภูมิ 25 - 33 องศาเซลเซียส ความเค็ม 28 - 35 ส่วนในพื้นส่วน และจะพบในเขตที่แสงส่องถึงเท่านั้น (ถนนศักดิ์, 2535)

### การสำรวจเอกสารและงานวิจัยที่เกี่ยวข้อง

1. ข้อมูลด้านสภาพพื้นที่ทำการศึกษา

1.1. สภาพแนวปะการังบริเวณเกาะสากด้านใต้

เกาะสากอยู่บริเวณเส้นละติจูดที่  $12^{\circ} 57'$  เหนือ ลองติจูดที่  $100^{\circ} 00'$  ตะวันออก อยู่ทางด้านทิศตะวันตกของเมืองพัทยา โดยอยู่ห่างจากฝั่งประมาณ 8 กิโลเมตร ลักษณะของตัวเกาะเป็นเกาะขนาดเล็กโถงเป็นรูปเกือกม้าหมาย มีพื้นที่ประมาณ 0.05 ตารางกิโลเมตร (รูปที่ 2.1)

แนวปะการังมีความกว้างประมาณ 100 เมตร โดยอยู่ในช่วงความลึกตั้งแต่ 1 เมตร เนื่องจากลักษณะของตัวเกาะทำให้จุดที่ทำการศึกษาไม่ได้รับผลกระทบ จากลมมรสุมตะวันออกเฉียงเหนือ ส่วนในช่วงฤดูลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ จุดนี้ก็ได้รับผลกระทบไม่มากนัก เนื่องจากมีเกาะล้านบังอยู่

จากการสำรวจพบว่าตัวเกาะทำให้จุดที่ทำการศึกษาไม่ได้รับผลกระทบ จากลมมรสุมตะวันออกเฉียงเหนือ ส่วนในช่วงฤดูลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ จุดนี้ก็ได้รับผลกระทบไม่มากนัก เนื่องจากมีเกาะล้านบังอยู่

### 1.2 สภาพแนวปะการังบริเวณเกาะครกด้านใต้

ตั้งอยู่ที่เส้นละติจูด  $12^{\circ} 55' 30''$  เหนือ ลองติจูดที่  $100^{\circ} 19' 30''$  ตะวันออก อยู่ทางตะวันตกของหาดพัทยา ประมาณ 8 กิโลเมตร (รูปที่ 2.1)

เกาะครกลักษณะเป็นเกาะขนาดเล็ก วางตัวในแนวเหนือใต้ ขานานกับชายฝั่งมีพื้นที่บนเกาะประมาณ 0.05 ตารางกิโลเมตร ส่วนยอดที่สุดยาวประมาณ 550 เมตร กว้างประมาณ 150 เมตร ลักษณะโดยรอบด้านตะวันตกเป็นหน้าผาหินซัน ส่วนด้านตะวันออกจะมีหาดทรายอยู่ทางตอนกลางของตัวเกาะ

แนวปะการังมีความกว้างประมาณ 90 เมตร โดยอยู่ในช่วงความลึกตั้งแต่ 0.6 เมตร เนื่องจากลักษณะของตัวเกาะทำให้จุดที่ทำการศึกษาไม่ได้รับผลกระทบจากคลื่นและลมค่อนข้างมาก ส่วนในช่วงฤดูลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้จะได้รับอิทธิพลไม่มากนัก เนื่องจากมีเกาะล้านบังการไหลของกระแสน้ำจะให้ผลแรงในช่วงน้ำเริ่มน้ำหรือเริ่มลงโดยมีทิศทางไปทางเหนือขณะน้ำขึ้นและให้กลับมาทางใต้มีน้ำลง ( ภาควิชาวิทยาศาสตร์ทางทะเล, 2529 )

เมื่อพิจารณาถึงความหนาแน่นของปะการัง และเปอร์เซนต์ครอบคลุมพื้นที่ของปะการัง มีชีวิต ในทั้งสองบริเวณพบว่า มีความแตกต่างไม่มากนักกล่าวคือ บริเวณเกาะสากด้านตะวันตก มีปะการังมีชีวิตคิดเป็น 58.2 % และในบริเวณเกาะครกด้านตะวันออกมีปะการังมีชีวิตคิดเป็น 51.2 % โดยมีปะการังก้อนเป็นส่วนใหญ่ เช่นเดียวกันในทั้งสองบริเวณ ( กนอสศักดิ์ , 2534 ) และเป็นปะการังชนิดเด่น ( dominant species ) ในอ่าวไทยด้วยเช่นกัน

## สารอาหาร

สารอาหาร หมายถึง สารที่จำเป็นต่อการเจริญเติบโตของสิ่งมีชีวิต ในทางสมุทรศาสตร์เคมี แต่เดิมหมายถึง สารประกอบของ พอฟฟอรัส(Phosphorus) ในไนโตรเจน(Nitrogen) และซิลิกอน(Silicon) แต่ในความเป็นจริงแล้วยังรวมถึงองค์ประกอบของสารปริมาณน้อยบางชนิดในน้ำทะเล และโลหะ จำนวนน้อยในน้ำทะเลหลายชนิด แต่เนื่องจากสารทั้งสามชนิดที่กล่าวมาแล้วมีปริมาณน้อยมาก ใน ทะเลบริเวณของทะเล พอบว่าสิ่งมีชีวิตบางชนิดจะมีการใช้สารอาหารทั้งสามไปเป็นจำนวนมากมาก เมื่อ เทียบกับปริมาณของสารเหล่านี้ที่พบในน้ำทะเลและสารทั้งสามนี้ก็มีอยู่ในปริมาณไม่เพียงพอที่จะเป็น ตัวควบคุมหรือจำกัดการเจริญเติบโตของแพลงก์ตอนพืชในทะเลได้ ซึ่งแหล่งที่สำคัญของสารอาหารใน ทะเลมาจาก การกัดกร่อนและการสลายตัวของหิน การเปลี่ยนแปลงของสารอินทรีย์และของเสียต่างๆ โดย ผ่านการชำระล้างจากพื้นดิน รวมตลอดจนถึงสารต่าง ๆ ที่ได้จากภูเขาไฟ น้ำพุร้อน การละลายจากหินใต้ ทะเล นอกจานี้สารอาหารบางชนิดอาจถูกนำลงสู่ทะเลโดยการพัดพาจากบริภารากาศและตกลงสู่ ทะเลพร้อมกับฝนที่ตกลงมา (มนุษี, 2532)

การแพร่กระจายของสารอาหารในทะเล พอบว่าบริเวณผิวน้ำจะมีปริมาณของสารอาหาร มาโดยเฉพาะในบริเวณชายฝั่งและพื้นที่ที่เกิดปรากฏการณ์น้ำผุด ( upwelling ) ส่วนในเขตทะเลลึก (deep-sea water) ที่ผิวน้ำจะมีปริมาณสารอาหารน้อยกว่าในที่ลึก สารอาหารเหล่านี้จะได้มาจากการเกิด น้ำผุด การแพร่จากบริภารากาศ และถูกนำออกจากระดับน้ำที่ผิวน้ำโดยการหมุนตัวลงพร้อมกับการย้าย สถานที่ของสิ่งมีชีวิต ซึ่งทำให้ในที่ลึกมีปริมาณสารอาหารมากกว่าที่ผิวน้ำ ส่วนการแพร่กระจายในบริเวณ ผิวน้ำจะเป็นผลเนื่องมาจากการที่ศักดิ์ทางการในลุ่มของกระแสน้ำเป็นสำคัญ

สารอาหารในน้ำมีความสำคัญอย่างมากต่อห่วงโซ่ออาหารและคุณภาพน้ำในบริเวณนั้นๆ สารอาหารที่พื้นน้ำไปใช้ในการเจริญเติบโต ได้แก่ ในไนโตรเจนและฟอฟฟอรัส ซึ่งเป็นสารอาหารที่จำเป็น ต่อสิ่งมีชีวิต และเป็นปัจจัยหนึ่งที่กำหนดความอุดมสมบูรณ์ของแหล่งน้ำนั้นๆได้ สิ่งมีชีวิตกลุ่มที่เป็น พากที่สร้างอาหารได้ด้วยตนเอง (autotroph) จะใช้สารอาหารเหล่านี้ไปสร้างโปรตีโนลาสซึ่งจะกลาย เป็นอาหารของกลุ่มที่ไม่สามารถสร้างอาหารเองได้ ( heterotroph ) ปริมาณสารอาหารเหล่านี้ในน้ำจะมี การเปลี่ยนแปลงอยู่เสมอ ขึ้นอยู่กับปัจจัยทางเคมี ฟิสิกส์ และชีววิทยา (พรพิพิธ, 2535)

ในสิ่งมีชีวิตแต่ละชนิดพบว่ามีปริมาณของสารอาหารแตกต่างกันไปขึ้นกับสภาพแวดล้อม และศรีระของร่างกายในสิ่งมีชีวิตแต่ละชนิด โดยสารอาหารที่พบในสาหร่ายเซลเดียว (Droop, 1974) และ แบคทีเรียที่สามารถพึ่งพาได้ในพอกสาหร่ายขนาดใหญ่ และพอกพืชชั้นสูงด้วยเช่นกัน ( Funas, 1992 อ้าง ตาม Gaudet, 1977 ; Room, 1986) ทั้งนี้ขึ้นกับสารอาหารที่มีอยู่ในบริเวณนั้นๆด้วย

### ตารางที่ 1.1 สารอาหารที่จำเป็นต่อสิ่งมีชีวิตในน้ำ

Element	Role
Carbon	Structure of all biomolecules , energy metabolism
Nitrogen	Amino acid, nucleic acids , metabolic cofactors
Phosphorus	Nucleic acids , phospholipids , energy metabolism ( ATP )
Sulfur	Amino acid ( cysteine , methionine ) metabolic cofactor ( biotin , coenzyme A )
Silicon	Catalysis ( e.g. pyruvate phosphokinase ) enzyme activation
Magnesium	Photosynthesis ( heme center in chlorophyll ) enzyme activation
Calcium	Catalysis ( amylase ) , mitochondrial electron transport
Iron	Chlorophyll synthesis , electron transport ,Photosynthesis , Nitrogen fixation peroxidase , catalase , nitrification
Boron	Carbohydrate metabolism
Manganese	Catalysis ( e.g. phosphatase ) , enzyme activation
Zinc	Catalysis ( e.g. carbonic anhydrase , carboxy peptidase )
Copper	Electron transport , catalysis ( e.g., tyrosinase ) denitrification
Cobalt	Vitamin B <sub>12</sub>
Nikel	Catalysis ( e.g., methanogenesis , urease )
Molybdenum	Nitrogen fixation , nitrate reduction , nitrification
Vanadium	Nitrogen ( some bacteria )

ที่มา : Funas (1992)

จากตารางที่ 1.1 แสดงรายชื่อของสารอาหารที่จำเป็นต่อกระบวนการเมtabolizึ่งของสิ่งมีชีวิตที่อยู่ในน้ำ ซึ่งสารอาหารหลักได้แก่ คาร์บอน ในโตรเจน ฟอฟอรัส และ ซัลเฟอร์ สารอาหารเหล่านี้จะเป็นส่วนประกอบพื้นฐานในโครงสร้างทางชีวโมเลกุล สำหรับไฮโดรเจนและออกซิเจนนั้น สิ่งมีชีวิตก็ต้องการเช่นกันแต่สามารถที่จะได้รับจากน้ำอยู่แล้ว ส่วนไนโตรเจน พองน้ำ และพิชน้ำที่มีใบจะมีความต้องการซิลิกอนในการสร้างผนังเซลล์ สปิคูล (spicule) หรือน้ำไปใช้เป็นโครงสร้างของใบ ในขณะที่แคลเซียมและโซเดียมจะมีบทบาทในการทำหน้าที่เป็น เอนไซม์แอคติเวเตอร์และโคแฟกเตอร์ ( activator /cofactor ) หรือเป็นสารที่เป็นตัวรักษาความสมดุลของเยื่อเมมเบรน สำหรับสารอาหารอื่นๆ

ยกเว้นในบรอน มีอยู่ในสิ่งมีชีวิตในปริมาณเล็กน้อยเท่านั้นและส่วนใหญ่จะทำหน้าที่เป็นตัวเร่งปฏิกิริยาในปฏิกิริยาเรตักชันหรือเป็นโคแฟกเตอร์ในเอนไซม์เฉพาะบางตัว (Huntsman and Sunda, 1980)

โดยทั่วไปแล้วสิ่งมีชีวิตในน้ำจะมีอัตราส่วนของสารอาหารหลักในร่างกายแตกต่างกัน แต่ส่วนใหญ่แล้วจะใช้อัตราส่วนที่เรียกว่า Redfield ratio ในการทำหมู่สัดส่วนของสารอาหารที่พบในแพลงก์ตอนพืชในทะเล ทั้งนี้พบว่าแพลงก์ตอนพืชในทะเลจะมีอัตราส่วนของสารอาหาร คาร์บอนในไตรเจนและฟอสฟอรัส (C:N:P) เป็น 106:16:1 (Redfield et al., 1963) และยังใช้กับพืชอื่นๆที่มีได้อยู่ในระบบนิเวศทางน้ำ ซึ่งเมื่อเทียบอัตราส่วนกับแพลงก์ตอนพืชและแบคทีเรีย (Howard - Williams and Junk, 1977 ; Golley, 1983 ; Boto and Buunt, 1982 ; Atkinson and Simith, 1983) พบร่วมกับแบคทีเรียจะมีปริมาณของไนโตรเจนและฟอสฟอรัสสูงกว่าที่พบในพืชชั้นสูงและสาหร่ายขนาดใหญ่ (Fenchel and Blackburn, 1979) โดยปกติแล้วปริมาณสารอาหารในแหล่งน้ำของเขตวัฒนจะต่ำกว่าในเขตอุ่น และมีระดับปริมาณของสารอาหารไม่เท่ากันในแต่ละระบบนิเวศของแต่ละบริเวณ เช่น เขตทะเลเปิด (open sea) แนวปะการัง ปากแม่น้ำขนาดใหญ่ ซึ่งเป็นบริเวณที่มักได้อิทธิพลจากน้ำทั่วไป หรือการเกิดลมพายุ ทำให้มีระดับปริมาณสารอาหารเพิ่มขึ้นเป็นครั้งคราว ส่วนในเขต oligotrophic ของเขตวัฒน พบร่วมกับการเพิ่มขึ้นของปริมาณสารอาหารจะเป็นไปอย่างปกติ (Forsberg et al., 1989) เช่นในทะเลสาบน้ำจืดในประเทศไทยเช่นเดียว จะมีลักษณะที่เกิดจากกิจกรรมของมนุษย์หรือมีชีวันน้ำที่ได้รับสารอาหารจากพื้นที่ลุ่มน้ำ (watershed) (Funas, 1992 ข้างตาม Tilly and Garcia-Sais, 1987)

สิ่งที่แตกต่างอย่างเห็นได้ชัดระหว่างระบบน้ำจืดกับทะเลคือในระบบน้ำจืดจะมีปริมาณของสารอาหารมากกว่าในระบบนิเวศในทะเล (Funas, 1992) เป็นผลมาจากการให้ของน้ำในพื้นที่ลงสู่ระบบต่อหน่วยปริมาตรหรือต่อพื้นที่มีสูง และจะคงอยู่ในลักษณะที่เป็นแหล่งสารอาหารที่อยู่ถาวร (detrital nutrient stock) (Gaudet, 1979) นอกจากนี้ในระบบนิเวศน้ำจืดยังมีสิ่งมีชีวิตอาศัยอยู่ที่ผิดนิคิดเป็นอัตราส่วนต่อพื้นที่หรือต่อปริมาตรสูง จึงเกิดการย่อยสลายและการนำสารอาหารไปใช้เกิดขึ้นในระบบนิเวศน้ำจืดก่อนที่ไหลลงสู่ทะเล จึงทำให้อัตราการกลับคืนของสารอาหารที่เกิดขึ้นในทะเลเปิดเขตวัฒนลดลง (Funas, 1992)

การกลับคืนของสารอาหาร (nutrient regeneration) ในแหล่งน้ำมักหมายถึงการที่สารอาหารที่มีอยู่เดิมในระบบเกิดการเปลี่ยนแปลงตามกระบวนการ mineralization ส่วนสารอาหารที่ได้รับใหม่ (new nutrients) จะเป็นสารอาหารที่เข้ามายากจากภายนอกระบบเข้าสู่การสะสมของระบบ ดังเช่นการเคลื่อนที่ของมวลน้ำที่เกิดขึ้นในแนวตั้ง จะทำให้มีการผสมผสานกันของน้ำที่อยู่ในแต่ละชั้น ยังผลให้แอมโมเนียมและกรดอะมิโนจะมีการกลับคืนเกิดขึ้น และในขณะเดียวกันในเดPTHส่วนใหญ่จะมาจากมวลน้ำชั้นล่างที่อยู่ต่ำกว่าชั้นเทอร์โมไคลน์ (thermocline layer) ซึ่งสารอาหารที่ได้มาจากมวลน้ำดังกล่าวจัดเป็นสารอาหารที่ระบบได้รับมาใหม่ อย่างไรก็ตามแอมโมเนียมก็อาจจะได้มาใหม่จากบรรยายกาศและ

จากน้ำจืดที่ไหลลงสู่ทะเล เช่นเดียวกับในเตրทบ่างส่วนอาจเกิดขึ้นใหม่ได้จากการกระบวนการออกซิไดซ์ ammonium (ammonium-oxidizing) โดยแบคทีเรีย (Dugdale and Goering, 1967 ; Funas, 1992)

การพิจารณาว่าสารอาหารที่มีอยู่ภายในแหล่งน้ำนั้นๆ ได้มาจากกระบวนการกลับคืนหรือการได้มาใหม่ พิจารณาจากขนาดและลักษณะทางเคมีของน้ำ รวมถึงช่วงเวลาที่อยู่( residence time) ในแหล่งน้ำ ซึ่ง การเปลี่ยนแปลงทางชีวภาพและเคมีของน้ำจะเกิดเร็วหรือช้าจะสัมพันธ์กับเวลาคงอยู่ในแหล่งน้ำ ในบางครั้งการหมุนเวียนของสารอาหารที่เกิดขึ้นแสดงถึงความสามารถของแหล่งน้ำนั้นๆ และในทางกลับกัน ถ้าเวลาการคงอยู่ของน้ำ (water residence) มีน้อยเมื่อเทียบกับเวลาของกระบวนการต่างๆ ของสารอาหาร การไหลของน้ำก็จะเป็นปัจจัยสำคัญในการนำสารอาหารใหม่เข้าสู่แหล่งน้ำ ดังนั้nlักษณะทางกายภาพจึงมีความสำคัญในการพิจารณาด้วยเช่นกัน (Funas, 1992 ข้างตาม Glibert et al., 1982)

การสำรวจหรือการศึกษาปริมาณของสารอาหารเน็นที่สารอาหารที่เป็นสารอินทรีย์ไม่เลกุลเล็ก (inorganic macronutrients) เช่น ammonium ( $\text{NH}_4^+$ ) ในเตอร์ ( $\text{NO}_3^-$ ) ในไตรท์ ( $\text{NO}_2^-$ ) ฟอสเฟต( $\text{PO}_4^{3-}$ ) และ ซิลิกา ( $\text{Si(OH)}_4^-$ ) เมื่อจากเป็นสารอาหารที่พืชและแพลงก์ตอนพืชสามารถนำไปใช้ได้ทันที ซึ่งแสดงให้เห็นถึงความสำคัญของ ควรบอน ในตระเจน และฟอสฟอรัส ที่มีต่อสิ่งมีชีวิตทั้งในระบบนิเวศทางทะเลและในระบบนิเวศน้ำจืด (Gaudet, 1979 ; Jackson and Williams, 1985) โดยเฉพาะในสิ่งมีชีวิตที่อาศัยอยู่บริเวณผิวน้ำหน้าดิน สำหรับการศึกษาเกี่ยวกับปริมาณสารอินทรีย์ในตระเจนที่ละลายน้ำ (dissolved organic nitrogen : DON) และสารอินทรีย์ฟอสฟอรัสที่ละลายน้ำ (dissolved organic phosphorus : DOP) ยังมีค่อนข้างน้อยเมื่อเทียบกับสารอินทรีย์ที่ละลายโดยเฉพาะในน้ำทะเล (Funas, 1992 ข้างตาม Jenkins and Kemp, 1984) ความเข้มข้นของกรดอะมิโนอิสระในน้ำทะเลที่สิ่งมีชีวิตพากสานร้ายและแบคทีเรีย สามารถนำไปใช้ได้ มากกำหนดในช่วงนาโนเมตร เช่นเดียวกับกรดอะมิโน (Fenchel and Blackburn, 1979)

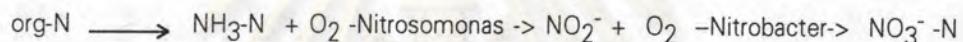
## ในตระเจน

ในตระเจนเป็นธาตุที่มีอยู่มากในสิ่งมีชีวิต โดยจะอยู่ในรูปที่เป็นสารประกอบอินทรีย์ในตระเจน เช่น โปรตีน กรดอะมิโน นิวคลีอิค กรดอะมิโน นิวคลีอิค หรือยีเรีย เป็นต้น การเปลี่ยนรูปไปเป็นสารประกอบอินทรีย์จะต้องอาศัยกระบวนการทางชีวภาพ และกายภาพ (Funas, 1992)

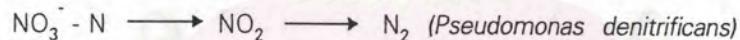
สารประกอบในตระเจนในทะเลส่วนใหญ่มาจากแผ่นดินโดยการไหลบ่า (run off) การแพร่จากบริยากาส การระเหยของ ammonium ออกจากแผ่นดิน และกระบวนการตีงในตระเจน (Nitrogen fixation) ที่เกิดขึ้นในทะเล (Dugdale, 1976) ซึ่งจะพบในรูปของ ไมเลกุลในตระเจน อินทรีย์ในตระเจนในรูปของ ammonium ( $\text{NH}_3\text{-N}$ ) ในไตรท์ ( $\text{NO}_2\text{-N}$ ) ในเตอร์ ( $\text{NO}_3\text{-N}$ ) และสารประกอบอินทรีย์ในตระเจน เช่น กรดอะมิโน ยูเรีย โดยมีความเข้มข้นของในเตอร์ ในไตรท์ ammonium กรดอะมิโน และ ยูเรีย อยู่ในช่วง

0.01 - 50, 0.01 - 5, 0.1 - 5, 0.1 - 5 และ 0.2- 2 ไมโครกรัมอะตอมในต่อเจนต่อลิตรตามลำดับ (Clark et al., 1970 ; Riley and Segar, 1970 ; Remsen, 1971) ในขณะที่ในต่อเจนที่อยู่ในสถานะกาซสามารถละลายน้ำได้ 370-800 ไมโครกรัมอะตอมต่อลิตร โดยขึ้นอยู่กับความเค็มของน้ำ (Riley and Chester, 1971) ในสกุลของในต่อเจนจะถูกตีงโดยสาหารายสีน้ำเงินแกมเขียวเข่น *Caotrix* spp. (Allen, 1963) และ *Trichodesmium* spp. (Dugdale et al., 1964 ; Goering et al., 1966 ; Dugdale and Goering, 1967) ยีสต์ (*Rhodotorula* spp.) (Allen, 1963) และแบคทีเรียบางชนิดได้แก่ *Azotobacter* และ *Clostridium* (Pshenin, 1963)

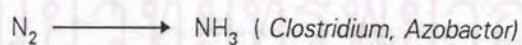
สารประกอบในต่อเจนในน้ำ ในรูปของ แอมโมเนีย ในต่อที่ในต่อที่มีการเปลี่ยนรูปโดยสิ่งมีชีวิตในน้ำได้ตลอดเวลา ตามกระบวนการในวัฏจักรในต่อเจน โดยที่อินทรีย์ในต่อเจนในน้ำจะถูกเปลี่ยนให้อยู่ในรูปของแอมโมเนียโดยแบคทีเรียบางชนิด จากนั้นแอมโมเนียจะเปลี่ยนไปเป็นในต่อที่และในต่อที่ โดยแบคทีเรียพวก *Nitrosomonas* และ *Nitrobacter* ตามลำดับ ดังสมการ



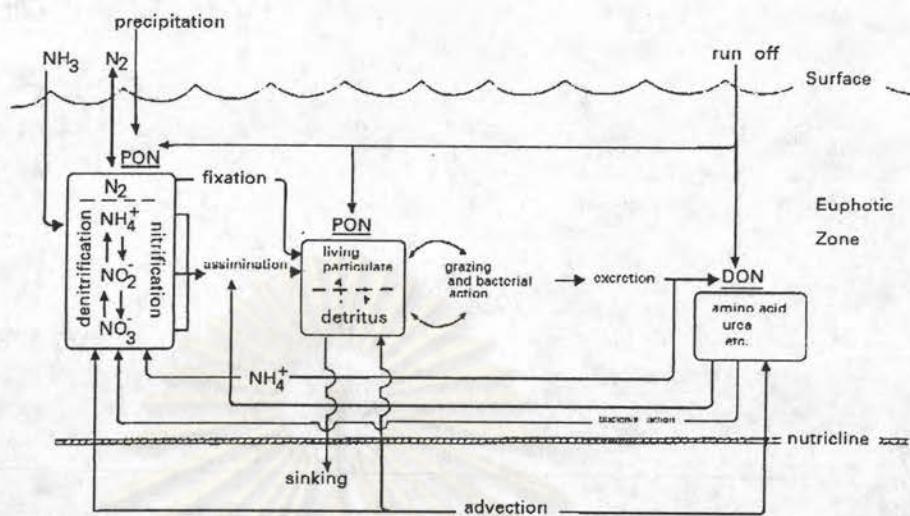
ซึ่งเรียกวกระบวนการดังกล่าว ในตัวพิเศษ (Nitrification) และในทางกลับกันกระบวนการการดีไนตริฟิเคชัน (Denitrification) ซึ่งเป็นการรีดักชันในต่อที่ให้กลายเป็นกาซในต่อเจน



และการเปลี่ยนกาซในต่อเจนให้กลายเป็นแอมโมเนียในต่อเจนโดยกระบวนการตีงในต่อเจน (Nitrogen fixation) ที่เกิดขึ้นจากกิจกรรมของแบคทีเรียบางชนิด



จากวัฏจักรในต่อเจน (รูปที่ 1.1) ในต่อเจนสามารถลงสู่น้ำจาก point source และ diffuse source จากแผ่นดิน การแพร่ทางบรรยายกาศ การเกิดปراภูภารณ์น้ำผุด และการตีงในต่อเจนทางชีวภาพ (biological fixation) ซึ่งเป็นการตีงได้ในต่อเจน (di-nitrogen : N<sub>2</sub>) จากอากาศโดยสิ่งมีชีวิตที่อยู่เป็นอิสระ (free-living) และแบคทีเรียที่อาศัยร่วมกัน (symbiotic bacteria) ซึ่งการตีงในต่อเจนนี้สามารถเกิดขึ้นได้ทุกระบบแหล่งน้ำที่อยู่ในเขตต้อน เช่น แนวปะการัง (Webb et al., 1975 ; Weibe et al., 1975) ในตะกอน (Capone, 1983) พื้นที่ลุ่มน้ำ (wet land) (Gaudet, 1979) หญ้าทะเล (Capone, 1977 ; Goering and Parker, 1972) นาข้าว (Funas, 1992 จ้างตาม DeSatta and Patrick, 1986 ; Rinuado et al., 1971) รวมทั้งบริเวณกลางมหาสมุทร(Capenter,1983) เป็นต้น

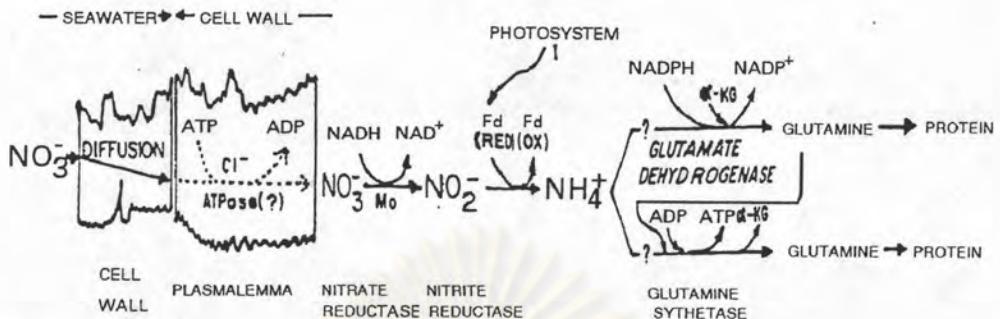


รูปที่ 1.1 แสดงวัฏจักรไนโตรเจนในทะเล

ที่มา : Parson et al., (1984)

เอนไซม์ไนโตรเจนส์ (nitrogenase) เป็นเอนไซม์หลักที่เกี่ยวข้องในการตรึงไนโตรเจน ซึ่งเป็นกระบวนการที่ไม่ต้องเกิดในสภาพที่มีออกซิเจน (anaerobic condition) พบร่วมในบริเวณแนวปะการังมีอัตราของการตรึงไนโตรเจนเกิดขึ้นสูงมาก (Funas, 1992)

แอมโมเนียมถูกออกซิไดส์ให้กับลายเป็นในเดรทในสภาพที่มีออกซิเจนน้อยหรือที่เรียกว่าในตริพิเคชันแบ่งออกได้เป็นสองชั้นตอนโดยในชั้นแรกแอมโมเนียมจะถูกออกซิไดส์ให้กับลายเป็นในเดรท โดย *Nitrosococcus*, *Nitrosomonas* ซึ่งจะถูกปล่อยออกมาและถูกออกซิไดส์ต่อให้กับลายเป็นในเดรท โดย *Nitrobacter*, *Nitrococcus*(Fenchel and Blackburn, 1979) ในเดรทอาจถูกปล่อยออกมาโดยแบคทีเรียในขณะที่เกิดการรีดิวชันในเดรท นอกจากนี้ปัจจัยทางสิ่งแวดล้อมอาจส่งผลต่ออัตราของในตริพิเคชัน แบคทีเรียที่เป็นพวกไนติฟอร์จ (nitrifying bacteria) จะมีมากเมื่อมีอุณหภูมิที่เหมาะสมต่อการเจริญ (ประมาณ 30 องศาเซลเซียส) (Fenchel and Blackburn, 1979 ; Attkinson, 1987) และจะมีประสิทธิภาพในการทำงานที่ดีเมื่อปริมาณของออกซิเจนมากกว่า 31 ไมโครมอลต่อลิตรและอัตราของในตริพิเคชันยังขึ้นอยู่กับปริมาณความเข้มข้นของแอมโมเนียม และในเดรทอีกด้วย (Kaplan, 1987)



รูปที่ 1.2 แสดงกระบวนการนำไนเตรตเข้าสู่เซลลของแพลงก์ตอนพืช

ที่มา : Parson et al , (1984)

การรีดิวชีนในเตρทใหเปลี่ยนเป็นแอมโมเนียมเป็นแหล่งพลังที่มาที่สำคัญของแอมโมเนียม และจะถูกนำเข้าสู่สิ่งมีชีวิตเกิดเป็นโมเลกุลของสารอินทรีย์เกิดขึ้นได้หลายทาง กระบวนการที่เกี่ยวข้องนำเข้า (uptake) ในเตρทโดยแพลงก์ตอนพืช ( รูปที่ 1.2 ) จะมีอยู่สองขั้นตอน คือ ขั้นแรกจะเป็นการนำเข้าในเตρท จากภายนอกเซลลเข้าสู่ภายในเซลลผ่านเซลลเมมเบรน โดยอาศัยหลักการของการแพร่ (diffusion) เนื่องจากปริมาณของไนเตรตภายในเตρทภายนอกเซลลจะลดน้อยลง อันเป็นผลเนื่องจากกิจกรรมของเอนไซม์ในเตρทเรียดกัดเตส (nitrate reductase) ส่วนขั้นที่สองจะเกี่ยวกับการใช้ประโยชน์จากไนเตรทที่เกิดขึ้นภายในเซลล โดยเอนไซม์ในเตρทเรียดกัดเตสจะรีดิวชีนในเตρทใหกล้ายเป็นไนไตร ซึ่งขั้นตอนนี้ต้องใช้พลังงานที่อยู่ในรูปของ photosynthetic reductant (NADH) การสังเคราะห์ไนไตรจะถูกยับยั้งเมื่อความเข้มข้นของแอมโมเนียมมีปริมาณ 0.5 - 1 มิโครโมล ส่วนในกรณีของการนำไนไตรเข้า จะมีการใช้เอนไซม์เพียงตัวเดียว คือ ในไตรทเรียดกัดเตส ขณะที่ในเตρทต้องการเอนไซม์ถึง 2 ตัว คือ ในเตρทเรียดกัดเตส และในไตรทเรียดกัดเตส ในขณะที่การนำแอมโมเนียมเข้าสู่เซลลโดยตรงจะมีความเร็วเป็นสองเท่าของกระบวนการดังกล่าว โดยการเคลื่อนผ่านเซลลเมมเบรนนี้จะเป็นขั้นตอนที่จะต้องมีการใช้พลังงาน เช่นเดียวกับไนไตรและในเตρท แต่ไม่ต้องการเอนไซม์เฉพาะมาใช้ในกระบวนการดังกล่าว ((Hattori, 1982 : Parson et al., 1984) หลังจากที่ได้แอมโมเนียมมาแล้วทั้งจากการสังเคราะห์ขึ้น และจากการนำเข้าโดยตรงแอมโมเนียมก็จะถูกเปลี่ยนให้กล้ายเป็นกรดอะมิโน (รูปที่ 1.2) โดยกระบวนการ reductive amination ของ  $\alpha$ -ketoglutarate โดยมีเอนไซม์กลูตามาตีดไฮดรเจนส์ (glutamate de hydrogenase : GDH) (Ahmed et al., 1977) เป็นตัวเร่ง และยังอาจเกิดขึ้นได้จาก glutamate synthetase จาก glutamate โดยใช้ ATP อีกด้วย ( Parson et al ., 1984 ข้างต้น Falkowski and Rivkin, 1976 ; Turpin and Haririson, 1978 ; Dortch and Ahmed, 1978 )

การเพิ่มปริมาณในเดรทลงไปในแหล่งน้ำในขณะที่กิจกรรมของไนตริฟายอิ้งแบคทีเรียมน้อยจะทำให้ปริมาณในเดรทในน้ำหรือในตะกอนเพิ่มมากขึ้น แม้ว่าปริมาณของแอมโมนเนียจะมีอยู่มากแล้วก็ตาม พืชน้ำจะไม่นำเข้าในเดรทโดยตรงซึ่งสภาพของการเกิดดีไนตริฟายในดินและ microzone การเกิดดีไนตริฟายขั้นมากจะเกิดในดินที่มีน้ำขุ่น (waterlogged soil) รวมทั้งตะกอนที่มีสภาพขาดออกซิเจน และเกิดสะสมใน detritus (Parson et al., 1984)

พรพิพย์ งานสกุล (2535 อ้างตาม Tebbutt, 1977) กล่าวว่าปกติแล้วในแหล่งน้ำธรรมชาติ เช่น แม่น้ำลำคลอง หนอง บึง จะมีปริมาณแอมโมนเนียในดินเจนและในเดรทน้อยกว่า 1 มิลลิกรัมต่อลิตร และ 0.3 มิลลิกรัมต่อลิตรตามลำดับ พบว่า ถ้ามีปริมาณสูงกว่านี้ อาจก่อให้เกิดปัญหามลพิษทางน้ำ ตามมาได้ แหล่งที่พบในเดรทและในดินที่เป็น 2 แหล่งใหญ่ ได้แก่ แหล่งที่พบในธรรมชาติ เนื่องจากการย่อยสลายสารอินทรีย์ในดินเจน เช่น โปรตีนในพืช สัดว์ และของเสียจากสัตว์โดยจุลทรีย์ แอมโมนเนียมอ่อนจะถูกออกซิไดส์เป็นไนโตรท์และในเดรท แต่ในดินโดยปกติจะพบในปริมาณต่ำมาก นอกจานีการกระทำของมนุษย์ เช่นจากการใช้น้ำหรือสารเคมีต่างๆ ในภาคอุตสาหกรรมเกษตร ที่สามารถปล่อยสารในดินลงสู่แหล่งน้ำได้ เช่น เมื่อเกิดน้ำท่วมจากน้ำที่มีฝนตก

### ฟอสฟอรัส

ฟอสฟอรัสเป็นสารอาหารที่มีความสำคัญต่อพืชน้ำเนื่องจากฟอสฟอรัสเป็นส่วนประกอบของโมเลกุลของสิ่งมีชีวิต เช่น กรดnicotinic acid และ Adenosine triphosphate (ATP) ซึ่งเป็นสารสำคัญอย่างยิ่งในกระบวนการสร้างและเคลื่อนย้ายพลังงาน สารประกอบของ ATP ยังมีบทบาทที่สำคัญในการบวนการสังเคราะห์แสงซึ่งถือเป็นผู้ผลิตขั้นปฐมภูมิในแหล่งน้ำด้วย ความเข้มข้นของสารประกอบที่ถูกนำไปใช้ควบคุมการเจริญเติบโตของพืชในแหล่งน้ำนั้นคือจะเป็นตัวควบคุมผลผลิตของแหล่งน้ำด้วย

ฟอสฟอรัสในรูปสารอนินทรีย์และฟอสฟอรัสที่แขวนลอยอยู่จะมีความสำคัญต่อแหล่งน้ำธรรมชาติอย่างมาก ในแขวงของการควบคุมความอุดมของแหล่งน้ำ โดยถ้าปริมาณของฟอสฟอรัสที่มีในแหล่งน้ำมีปริมาณมากเกินไป จะทำให้พืชน้ำเกิดการเจริญเติบโตขึ้นอย่างรวดเร็วซึ่งจะส่งผลให้แหล่งน้ำนั้นดีน้ำ หรือเกิดสภาพภาวะการเน่าเสียเนื่องจากการตายของพืชน้ำเหล่านี้ (Lee, 1975) ความเข้มข้นของฟอสฟอรัสที่ละลายน้ำในระดับหนึ่งจะทำให้แพลงก์ตอนพืชเจริญเติบโตได้ ความเข้มข้นดังกล่าวจะสัมพันธ์กับเบอร์เชนต์ฟอสฟอรัสในสารร้ายชินิดต่างๆ ซึ่งจะมีค่าต่ำกว่าไป (Lund, 1970) และพบว่า ฟอสฟอรัสสูงจัดเป็นปัจจัยที่ควบคุมผลผลิตทางชีววิทยาในแหล่งน้ำ เมื่อปริมาณฟอสฟอรัสสูงขึ้นเมื่อเวลาจะจากแหล่งน้ำจะทำให้ประชากรแพลงก์ตอนพืชเพิ่มขึ้นเป็นจำนวนมาก (Reynolds, 1978)

ไม่เพียงแต่ฟอสฟอรัสเท่านั้นที่จัดว่าเป็นปัจจัยจำกัดการเจริญเติบโตของพืชน้ำ มีแหล่งน้ำในหลายบริเวณที่ในดินเจนหรือสารอาหารอื่นๆ เป็นปัจจัยจำกัดการเจริญเติบโตของพืช ซึ่งความเข้มข้น

ของฟอสฟอรัสในแหล่งน้ำเหล่านั้นไม่ปรากฏว่าควบคุมผลผลิตทางชีวภาพโดยตรง โดยการที่จะทำนายว่าแหล่งน้ำใดจะควบคุมการเจริญเติบโตของพืชโดยสารอาหารได้โดยเฉพาะในต่อเรนและฟอสฟอรัส อาจพิจารณาได้จากอัตราส่วนของไนโตรเรนต่อฟอสฟอรัสในสิ่งมีชีวิตซึ่งค่อนข้างจะเป็นค่าคงที่ แหล่งน้ำที่ถูกจำกัดผลผลิตโดยสารอาหารอื่นที่ไม่ใช่ฟอสฟอรัสอาจเป็นเพราะมีฟอสฟอรัสมากเกินไป เมื่อมีการเอาฟอสฟอรัสออกจากแหล่งน้ำส่วนหนึ่งจะทำให้ฟอสฟอรัสเป็นตัวจำกัดการเจริญเติบโตของพืชนำไปได้ ซึ่งสามารถสรุปได้ว่าไม่สามารถนำข้อมูลที่เกี่ยวกับฟอสฟอรัสจากแหล่งน้ำหนึ่ง ไปใช้ในการทำนายผลของฟอสฟอรัสในแหล่งน้ำอื่นได้ (เพราพรรณ, 2529)

ฟอสฟอรัสในแหล่งน้ำธรรมชาติอาจมาจากการหล่ายตัวของหินฟอสเฟตหรือจากการเน่าเปื่อยผังของซากพืชซากสัตว์ ซึ่งกรณีหลังเป็นฟอสเฟตอินทรีย์จากออยูรูปที่ละลายน้ำ หรือยังเป็นซากพืชสัตว์ ฟอสเฟตเข้าปนเปื้อนในแหล่งน้ำธรรมชาติได้หลายทาง เช่น น้ำทึ้งจากครัวเรือนมีฟอสเฟตจากผงซักฟอกซึ่งเป็นโพลีฟอสเฟตเสียเป็นส่วนใหญ่ น้ำทึ้งจากการเกษตรซึ่งมีปุ๋ยที่ถูกชะ迏ลงสูงแหล่งน้ำในรูปของอโรมะฟอสเฟต ตามปกติแล้วฟอสฟอรัสที่อยู่ในน้ำละลายน้ำได้น้อยมาก (เพลินจิตต์, 2530) ซึ่งสามารถสรุปรูปของฟอสฟอรัสในน้ำทะเล ได้ดังนี้คือ

1. ฟอสเฟตในรูปสารอินทรีย์ที่ละลายน้ำ (Dissolved inorganic phosphorus) ได้แก่ อโรมะฟอสเฟต (orthophosphate) โดยออยูรูป  $HPO_4^{2-}$  เป็นส่วนใหญ่

2. ฟอสฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ที่ละลายน้ำ (Dissolved organic phosphorus) ซึ่งเป็นส่วนของสารอินทรีย์ที่หล่ายออกมานานาชนิด เช่น มีชีวิต เช่น ฟอสฟอโปรตีน (phosphoproteins) ฟอสฟอลิปิด (phospholipids)

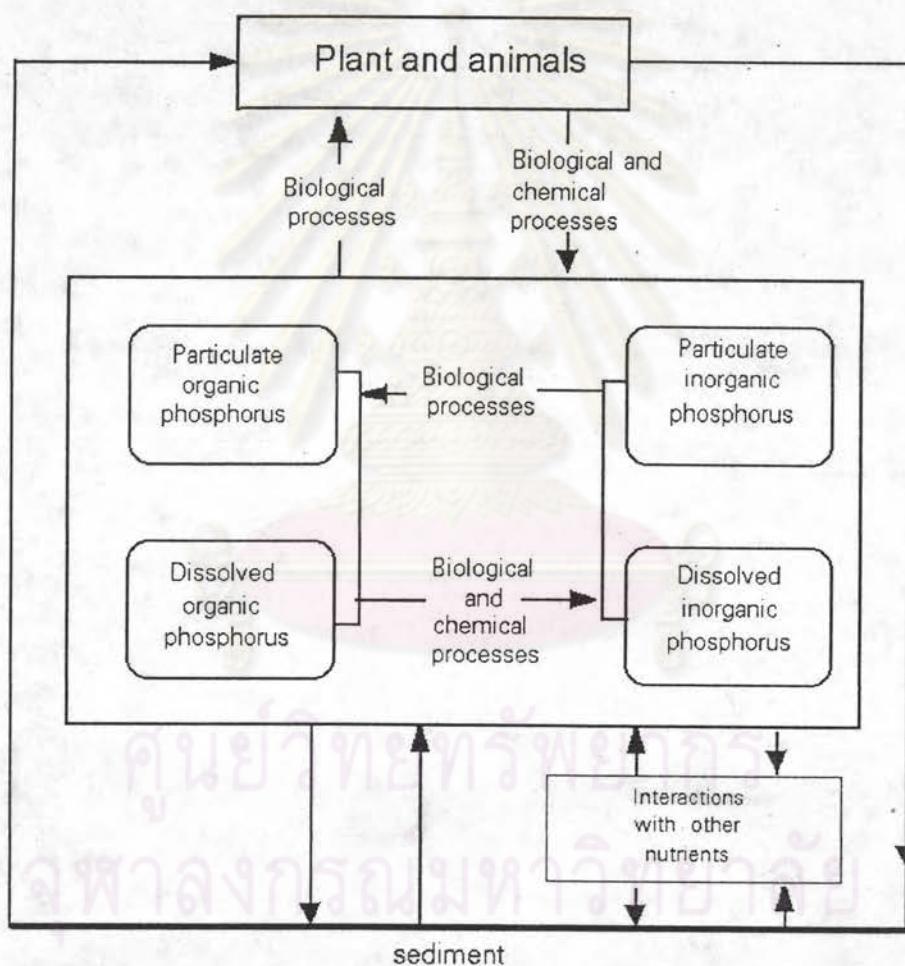
3. ฟอสฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ที่แขวนลอยในน้ำ (Particulate organic phosphorus) คือสิ่งมีชีวิตหรือสิ่งมีชีวิตที่เพิ่งตายลงแขวนลอยอยู่ในน้ำ รวมทั้งสารประกอบในเซลล์ที่ออกมานานอกเซลล์ เช่น เตก ฟอสฟอรัสในรูปนี้จะมีปริมาณมากที่สุดในแหล่งน้ำและจะถูกเปลี่ยนรูปไปเป็นอินทรีย์ โดยกระบวนการที่ช้ามาก (เพราพรรณ, 2529 อ้างตาม Cooke and Williams, 1973)

ปริมาณฟอฟอรัสทั้งหมดในแหล่งน้ำจะอยู่ในรูปอินทรีย์ฟอฟอรัสเป็นส่วนใหญ่ ซึ่ง 70% ออยูรูปของสารแขวนลอย ส่วนที่เหลือจะเป็นรูปสารละลายและคอลลอยด์ โดยอินทรีย์ฟอฟอรัสที่ละลายน้ำจะมีปริมาณต่ำมาก คือเพียง 2 - 3% ของฟอฟอรัสทั้งหมดเท่านั้น (เพราพรรณ, 2529) เชลพืชสามารถดึงเอาอโรมะฟอฟอรัสอ่อนไปใช้ได้โดยตรง ในขณะที่ฟอฟอรัสในรูปอื่นๆ เมื่อจะนำไปใช้ต้องถูกไฮโดรไลซ์ก่อนโดยเอนไซม์ที่สร้างขึ้นภายใต้เซลล์ของพืชนั้นๆ

ฟอฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ส่วนที่ละลายน้ำจะถูกใช้โดยสารห่วง และแบคทีเรียโดยการซึมผ่านทางผนังเซลล์ และสร้างเป็นฟอฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ส่วนที่แขวนลอยซึ่งสามารถถูกปลดปล่อยออกมานำได้ทั้งในรูปสารอินทรีย์และอินทรีย์ส่วนที่ละลายน้ำ จากการขับถ่ายฟอฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ส่วนที่ละลายน้ำ จะสามารถถูกย่อยสลายโดยการทำางของแบคทีเรีย โดยเปลี่ยนให้กล้ายเป็น

ฟอสฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ส่วนที่ละลายน้ำได้ กระบวนการนี้เกิดขึ้นได้ทั้งในน้ำ และดินตะกอนโดย ความสำคัญของแบคทีเรียในการสร้างฟอสฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ของดินตะกอนมีมากกว่าในน้ำ ฟอสฟอรัสที่ละลายในน้ำที่แทรกอยู่ระหว่างดินตะกอนจะแพร่ออกสู่น้ำได้ เช่นกัน

จากรวงจรของฟอสฟอรัสในทะเล (รูปที่ 1.3) ฟอสฟอรัสในรูปต่างๆ จะเกิดการเปลี่ยนแปลง ในกระบวนการสร้างและสลาย(metabolite) อัตราในการย้อนกลับ (turnover)โดยเฉพาะในแพลงก์ตอน สัตว์ ได้แสดงให้เห็นว่าอย่างพอก็จะมีฟอสฟอรัสในทะเลอยู่บ้าง ห้างที่ปริมาณความเข้มข้นของฟอสฟอรัส แบบจะไม่พอกับความต้องการในการเจริญเติบโตตามปกติของแพลงก์ตอนพืช



รูปที่ 1.3 แสดงวัฏจักรฟอสฟอรัสในแหล่งน้ำ

(ที่มา : ดัดแปลงจาก Funas, 1992)

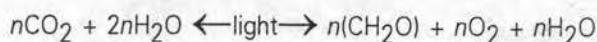
โดยปกติแล้วแพลงก์ตอนพืชจะใช้ฟอสฟอรัสที่อยู่ในรูปของ ออโรฟอตเฟตอิโอนได้โดยตรง แต่ในบางครั้งความสามารถในการดึงฟอสฟอรัสที่ละลายน้ำได้ เช่นกัน (Parson et al., 1984) ข้างต้น Provasoli and McLaughlin, 1963 ; McLaughlin and Zahl, 1966) และพบว่ามีสาหร่ายบางชนิด เช่น *Skeletonema* และ *Amphidinium cateri* สามารถที่จะดึงฟอสฟอสเฟตเป็นแหล่งฟอสฟอรัสในขณะที่มีในต่อเจนมากเกินไป โดยสามารถที่จะไฮโดรไอลิฟอสเฟตได้เร็วกว่าการนำมาใช้โดยเชล ซึ่งเป็นผลให้มีอัตราฟอสเฟตในน้ำเพิ่มขึ้น (Solorzano and Strickland, 1968) แพลงก์ตอนพืชโดยทั่วไปไม่นำฟอสเฟตที่อยู่ในรูปเอนไซม์ที่ละลายน้ำ (simple dissolved phosphate ester) เข้าสู่เซลโดยตรง แต่จะได้รับฟอสฟอรัสจากการสลายตัวของฟอสเฟตที่เกิดจากการทำงานของ อัลคาไลน์ฟอสฟาเตส (Alkaline phosphatases) ซึ่งจะทำให้กลุ่มของฟอสเฟตในสารประกอบหลุดออกและกล้ายเป็นอิโอนของฟอสเฟตอิสระ ทำให้สามารถที่จะนำเข้าสู่เซลได้จากการบวนการขันส่งฟอสเฟตตามปกติ อัลคาไลน์ฟอสเฟตจะมีปริมาณเพิ่มมากขึ้นในกรณีมีความเข้มข้นของอินทรีย์ฟอสเฟตสูงกว่าอนินทรีย์ฟอสเฟต ฟอสฟอรัสที่เข้าสู่เซลแล้วจะถูกนำไปใช้เป็นโครงสร้างส่วนประกอบของเซล เช่น poly-P-RNA และต่อมาก็จะถูกนำไปใช้ในกระบวนการที่เกี่ยวกับการสร้างพลังงานภายในสิ่งมีชีวิต (ADP และ ATP) ซึ่งการนำฟอสฟอรัสไปใช้ภายในเซลจะต่างจากการนำในต่อเจนไปใช้ โดยในต่อเจนจะไม่ถูกนำไปใช้ในกระบวนการของการสร้างพลังงาน (Parson et al., 1984)

สารประกอบอินทรีย์จะถูกไฮโดรไอลิฟอสฟาเตส (phosphatases) ซึ่งเป็นเอนไซม์ที่มีในแบคทีเรียนหลายชนิดและในแพลงก์ตอนพืชที่อาศัยอยู่ในบริเวณผิวน้ำ โดยเฉพาะในบริเวณที่มีความเข้มข้นของฟอสฟอรัสในรูปสารอินทรีย์ต่ำ แต่เมื่อเทียบกับวัฏจักรของสารอินทรีย์ในต่อเจนที่จะเกิดขึ้นยากกว่า เนื่องจากต้องมีการแยกเปลี่ยนพลังงานในขั้นตอนการตีริง การริดักชั้นและการออกซิเดชันกลับคืนในรูปไนเตรท (Parson et al., 1984) โดยมีการทดลองกับแพลงก์ตอนพืชพบว่าฟอสฟอรัสจะก่อตัวใน 14 วัน ขณะที่การก่อตัวของอินทรีย์ในต่อเจนจะมีขึ้นใน 75 วัน (Antia et al., 1963)

### ผลผลิตปฐมนิเทศในทะเล

ในระบบนิเวศทางทะเลแพลงก์ตอนพืชจะเป็นกลุ่มที่มีผลผลิตมากที่สุดและเป็นรากฐานของห่วงโซ่ออาหารในทะเล การสังเคราะห์แสงของแพลงก์ตอนพืชถือได้ว่าเป็นขั้นตอนที่สำคัญขั้นตอนหนึ่ง ซึ่งเป็นผลผลิตปฐมนิเทศ (primary production) โดยแพลงก์ตอนพืชจะผลิตสารอินทรีย์จากการบวนการสังเคราะห์แสง ในกระบวนการนี้เซลของแพลงก์ตอนพืชจะดูดกลืนพลังงานแสงอาทิตย์ แล้วเปลี่ยนให้อยู่ในรูปที่เหมาะสมสมต่อการเกิดปฏิยาทางชีวเคมี โดย NADPH และ ATP ส่วนการตีริง  $\text{CO}_2$  จะใช้

NADPH และ ATP ที่ได้จากการกระบวนการข้างต้น ผลผลิตที่ได้จะถูกสะสมไว้ในรูปของสารอินทรีย์ที่มีพลังงานสักย์สูง โดยอาศัยน้ำเป็นตัวให้ไฮโดรเจน (H-donor) ดังสมการ



จากสมการของการสังเคราะห์แสง สามารถหาผลผลิตปฐมภูมิ ได้จากการวัดอัตราการสังเคราะห์แสงโดยการศึกษาปริมาณสารที่ใช้ไป ( $\text{CO}_2$  - consumption) หรือสารที่เกิดขึ้น ( $\text{O}_2$ ) นอกจากนี้ยังสามารถใช้อัตราที่ carbонถูกเปลี่ยนไปเป็นเนื้อเยื่อพืช การวัดอัตราการสูญเสียในเดือนหรือฟอสเฟตที่ละลายในน้ำ วิธีที่นิยมใช้กันมาก็คือ วิธีวัดอัตราการหายออกของ CO<sub>2</sub> แต่อย่างไรก็ตามในสภาพธรรมชาติยังมีปฏิกิริยาที่เกิดต่อเนื่องก็คือ การนำออกซิเจนที่ได้ไปใช้ในกระบวนการหายใจ (respiration) ของสิ่งมีชีวิต

ผลผลิตรวมทั้งหมดของสารอินทรีย์ที่เกิดขึ้นจากการดักล่า จะแสดงในรูปของผลผลิตรวม (gross production) ขณะที่ผลผลิตที่เหลือจากการหายใจและกระบวนการ Metabolism เรียกว่าผลผลิตสุทธิ(net production) ซึ่งได้จาก การนำผลผลิตที่ได้จากการหายใจหักออกจากผลผลิตรวมผลผลิตสุทธิเมื่อเทียบต่อหน่วยเวลา จัดเป็นผลผลิตปฐมภูมิซึ่งหมายถึงอัตราผลผลิตสุทธิในช่วงวัน เดือน หรือปี (Larkum, 1983)

อัตราการเกิดผลผลิตปฐมภูมิ = น้ำหนักของอินทรีย์ carbon ที่ถูกใช้ในการสังเคราะห์แสง ใน 1 หน่วยเวลาต่อ 1 หน่วยปริมาตร หรือภายในได้ 1 หน่วยพื้นที่ของผิวน้ำต่อเวลา มีหน่วยเป็น กรัม carbon ต่อลบ.ม.ต่อวัน ( $\text{g Cm}^{-3} \text{ day}^{-1}$ )

ปัจจัยต่างๆ ทางกายภาพที่ควบคุมผลผลิตนี้ ได้แก่ แสงสว่าง อุณหภูมิ ความเร็วของกระแสน้ำ เป็นต้น ส่วนปัจจัยทางชีวภาพได้แก่ อัตราการเจริญ และปฏิกิริยาการตอบโต้ระหว่างสิ่งมีชีวิตด้วยกัน นอกจากนี้ความมานะอยของสารอาหารที่แพลงก์ตอนพืชจะนำไปใช้ได้หรือสารที่มีผลต่อการกรัดดันการเจริญเติบโต (มนุษดี, 2532) โดยเฉพาะอย่างยิ่ง ในไฮโดรเจน และฟอสฟอรัส (Nipavan, 1984)

### สารอาหารและผลผลิตปฐมภูมิในแนวป่ารัง

สารอาหารที่มักทำการศึกษาในแนวป่ารังได้แก่ ในเดือน ( $\text{NO}_3^- \text{-N}$ ) ในไฮโดรเจน ( $\text{NO}_2^- \text{-N}$ ) แอมโมเนียม ( $\text{NH}_4^+ \text{-N}$ ) และฟอสเฟตในรูปของออฟอฟอสเฟต ( $\text{PO}_4^{3-}$ ) (Crossland, 1983 : D'Elia, 1977 : Kinsey and Davies, 1979 : Odum and Odum, 1955 : Pilson and Betzer, 1973 : Wiebe et.al., 1975) ส่วนใหญ่แล้วการศึกษาสารอาหารในแนวป่ารัง จะกระทำในลักษณะที่เป็นการประเมินปริมาณใน

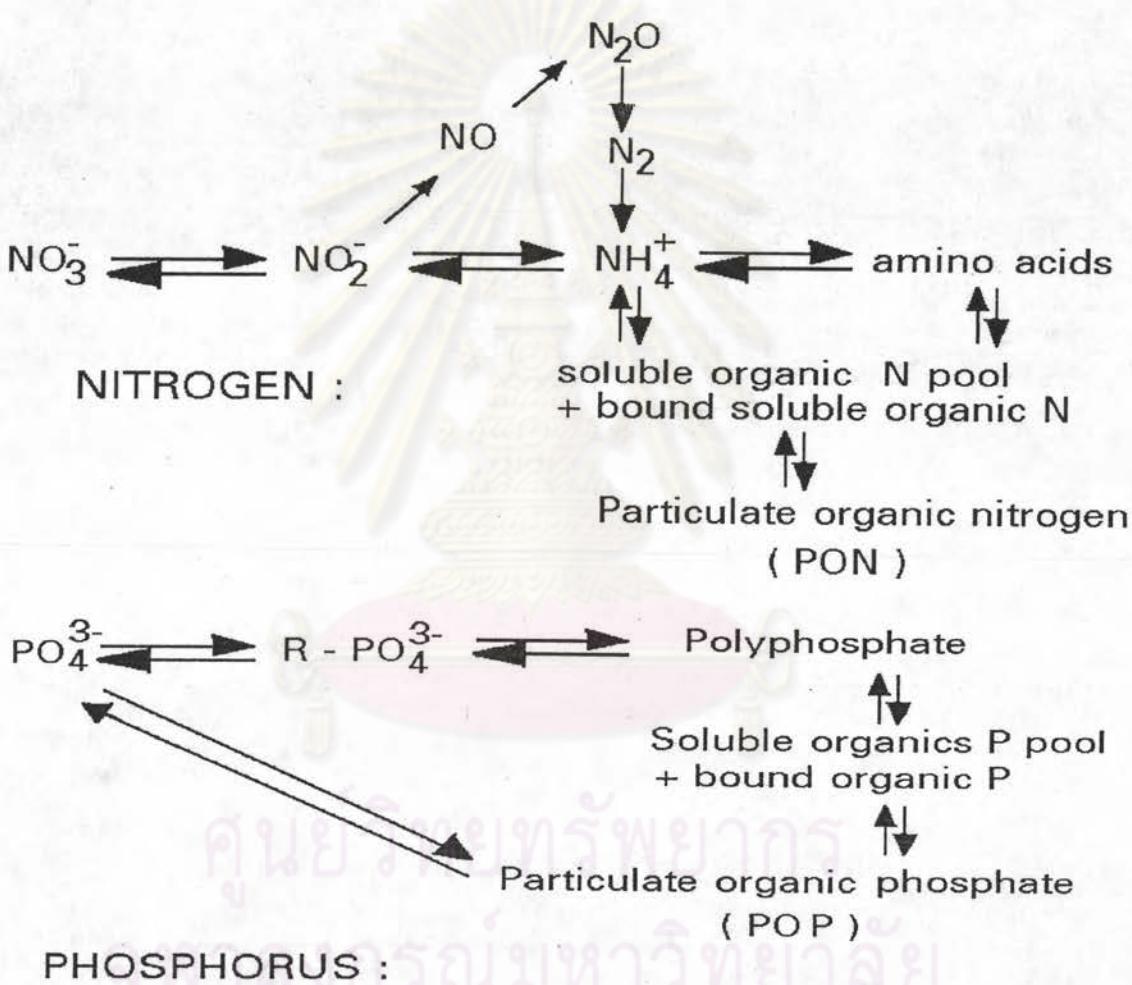
ลักษณะความเข้มข้นของสารอาหารต่อบริมาตรน้ำในมาน้ำ ที่ดำเนินการได้แน่นหนึ่งในช่วงเวลาต่างๆ กัน รวมถึงการศึกษาการเปลี่ยนแปลงปริมาณสารอาหารในระดับความลึกต่างๆ แต่จากการศึกษาปริมาณสารอาหารในแนวปะการังบริเวณต่างๆ พบว่ามีอยู่ในระดับที่ไม่สูงมากนัก ดังในตารางที่ 1.2

ตารางที่ 1.2 แสดงผลการศึกษาปริมาณสารอาหารในแนวปะการัง บริเวณต่างๆ  
( หมายเป็น ไมโครกรัมอะตอมต่อลิตร )

สถานที่ศึกษา	สารอาหาร				ผู้ศึกษา
	ในเขต	ในตัวร์	แอมโมเนีย	ฟอสเฟต	
Canton Atoll lagoon	0.02 - 2.4		0.09 - 1.30	0.03 - 0.45	Smith & Henderson ( 1973 )
Enewetak Atoll - off shore	0.02		0.03		Smith & Joke ( 1955 )
	0.06 - 1.0			0.26 - 0.64	Odum & Odum ( 1955 )
	0.08 - 0.3		0.20 - 0.29		Webb <i>et al</i> ( 1975 )
	0.11 - 0.17		0.24 - 0.29	0.17	Johannes <i>et al</i> ( 1972 )
	0.07		0.28		Webb <i>et al</i> ( 1975 )
Fanning Atoll	0.48 - 1.98				Krasnick ( 1973 )
Tarawa Atoll	0.05 - 2.6		0.36	0.05 - 0.38	Johannes <i>et al</i> ( 1979 )
Lizard Islands - offore	0.54	0.14	0.32	0.25	Crossland & Barnes ( 1983 )
	0.22 - 1.02	0.11 - 0.17	0.22 - 0.26	0.22 - 0.3	"
	0.59 - 0.82	0.17	0.25 - 0.34	0.18 - 0.24	"
	0.54 - 0.58	0.07 - 0.14	0.23 - 0.38	0.15 - 0.23	"
Abrolhos Islands	0.79 - 5.17	0.01 - 0.50	0.07 - 11.0	0.16 - 2.92	Crossland & Barnes ( 1983 )

ที่มา : Crossland, 1983

ในต่อเจน และ ฟอสฟอรัส จะถูกนำไปใช้ในการเจริญเติบโตของเนื้อเยื่อในสิ่งมีชีวิต ในขณะที่สารอื่นๆ เช่น วิตามินที่ละลายในน้ำ จะถูกปล่อยออกสู่น้ำทะเล โดยสิ่งมีชีวิตและพืชที่สังเคราะห์แสงได้ การสลายตัวของแพลงก์ตอนพืช จะทำให้เกิดการเพิ่มจำนวนโมเลกุลของสารอาหารและจะถูกส่งต่อให้กับสิ่งมีชีวิตอื่นๆ ต่อไป โดยเกิดขึ้นในลักษณะของวงจรชีวภาพของสารประกอบอินทรีย์ ดังแสดงในรูปที่ 1.4



รูปที่ 1.4 แสดงการเปลี่ยนรูปของสารอาหารในต่อเจนและฟอสฟอรัสในแนวปะการัง

( ที่มา : Crossland, 1983 )

กระบวนการต่างๆดังกล่าวอาจเกิดขึ้นได้ด้วยสิ่งมีชีวิตหลายชนิดทำให้เกิดความหลากหลายของสิ่งมีชีวิตขึ้นในระบบแนวปะการัง จึงอาจเป็นไปได้ว่าสารอาหารที่เข้ามาในระบบนิเวศแนวปะการังถูกนำไปใช้โดยสิ่งมีชีวิตบางชนิดที่มีการเจริญเติบโตในลักษณะที่ขึ้นกับถูกاعتั่งๆ(Tanda, 1974) ซึ่งสามารถเก็บให้อยู่ในรูปสารประกอบแร่ธาตุภายในตัวของสิ่งมีชีวิต แล้วจึงปลดปล่อยออกสู่น้ำภายในหลังทำให้เกิดสมดุลของสารอาหารในบริเวณต่างๆ (Crossland, 1983)

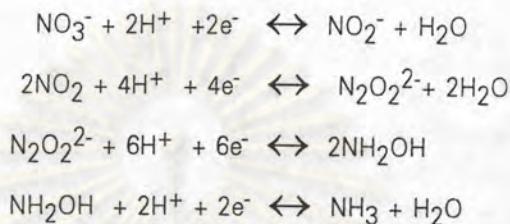
Andrew และ Muller (1983) ได้ทำการวัดค่าปริมาณสารอาหารในแนวปะการังบริเวณที่เป็นลาภุน (Lagoonal patchreef) เปรียบเทียบกับในบริเวณที่มีอิทธิพลของน้ำขึ้นน้ำลงระหว่างน้ำที่อยู่ภายในลาภุนซึ่งได้รับอิทธิพลของความเข้มของแสง และน้ำภายในลาภุนซึ่งได้รับอิทธิพลของกระแสน้ำรอบนอก ในรอบ 48 ชั่วโมง สรุปว่า การเปลี่ยนแปลงปริมาณสารอาหารในบริเวณ patch reef นอกจากจะขึ้นอยู่ความเข้มของแสงแล้ว ยังขึ้นอยู่กับอิทธิพลของน้ำขึ้นน้ำลง และกระแสน้ำอีกด้วย

ในระบบนิเวศแนวปะการังนั้นจัดว่าเป็นบริเวณที่มีปริมาณสารอาหารเป็นปริมาณน้อยมาก แต่จัดว่าเป็นบริเวณที่มีปริมาณผลผลิตปฐมภูมิสูง Odum and Odum (1955) ได้ทำการศึกษาผลผลิตปฐมภูมิว่ามีค่าประมาณ  $1500 - 3500 \text{ g C/m}^2/\text{yr}$  ซึ่งตรงข้ามกับปริมาณผลผลิตที่ได้จากน้ำทะเลในบริเวณทะเลเปิดซึ่งมีค่าเพียง  $18 - 50 \text{ g C/m}^2/\text{yr}$  ทั้งนี้เนื่องจากการมีความอุดมสมบูรณ์ของสิ่งมีชีวิตในแนวปะการังทำให้สามารถใช้สารอาหารซึ่งมีปริมาณเพียงเล็กน้อยในการเจริญเติบโต โดยมีการสูญเสียออกนอกรอบน้ำที่สุดแสดงถึงความสัมพันธ์กันในระบบห่วงโซ่ออาหาร โดยเฉพาะอย่างยิ่งการที่สาหร่ายซูแซนทาเลีย (zoxanthellae) ซึ่งเป็นสาหร่ายไดโนแฟลกเจลเลต(Dinoflagellate)พากหนึ่ง ที่อาศัยอยู่ในเนื้อเยื่อชั้นอิ庇เดอร์มิส(epidermis)ของปะการังในปริมาณเพียง 10 % (Odum and Odum, 1955) และอยู่ร่วมกับปะการังในลักษณะของการพึ่งพา(Symbiosis) โดยเป็นผู้ให้อินทรีย์คาร์บอนแก่ปะการัง และสามารถใช้ของเสียที่เกิดจากกระบวนการเมtabolismของปะการัง ในรูปของ ไนโตรเจน ไนโตรฟิล หรือฟอสฟेट ซึ่งสาหร่ายสามารถนำไปใช้ในกระบวนการสร้างเนื้อเยื่อโปรดีนของเซลล์ได้ เป็นผลให้เกิดการหมุนเวียนของสารอาหารและควบคุมการสร้างหินปูนของปะการัง (Lewis, 1977) โดยมีการสูญเสียออกสู่มวลน้ำภายในแนวปะการังน้อยมาก สาหร่ายเซลล์เดียวหรือแพลงก์ตอนพืชที่ล่องลอยอยู่ในมวลน้ำ ก็สามารถนำสารอาหารเหล่านี้ไปใช้ได้ (Crossland, 1983)

Ferrer และ Szmant(1988) พบว่าในแนวปะการังที่มีปริมาณอนินทรีย์ในตระกูลที่ลดลงน้ำในปริมาณที่น้อยจะไม่เป็นปัจจัยจำกัดในการเจริญ โดยจะมีการหมุนเวียนสารอาหารกลับคืนสู่น้ำเนื่องจากการกระทำของปะการัง *Montastrea annulata*

กระบวนการในการนำน้ำในตระกูลน้ำไปใช้โดยสาหร่ายซูแซนทาเลียจะมีอยู่สองขั้นตอน คือ ขั้นตอนที่ 1 คือ สาหร่ายซูแซนทาเลีย สามารถรับในตระกูลน้ำเข้าสู่เซลล์ เมนเบรน โดยใช้การนำเข้าแบบแอดค็อท ทรานสปอร์ต (Active transport) ซึ่งจะต้องใช้พลังงานในการขนส่ง ขั้นตอนที่ 2 คือ นำน้ำในตระกูลที่ได้เข้าไปเปลี่ยนรูปภายในเซลล์

ซึ่งกระบวนการทั้งสองนี้จะมีเอนไซม์ทำหน้าที่เป็นตัวเร่งปฏิกิริยาแตกต่างกัน ในขั้นตอนแรก จะต้องมีการแพร่โดยใช้พลังงานจาก ATP ผ่านเซลลเมบเรน และเมื่อเข้าสู่ในเซล เอนไซม์ในเดรารีดักเตส จะมาทำการรีดิวช์ ในเดรทให้เป็นไนโตรท ซึ่งในขั้นตอนนี้จะเป็นต้องใช้พลังงานจากการสังเคราะห์แสง ในรูปของ NADH เข้ามาร่วมด้วย และเมื่อยุ่นรูปของไนโตรทแล้ว จึงจะเกิดการเปลี่ยนรูปให้เป็นเอมโมเนียม โดยมีการรีดิวช์ของ เอนไซม์ในไตรทีดักเตส ร่วมกับเฟอริດอกซินที่ได้จากกระบวนการสังเคราะห์แสง สาหร่ายชูแซน tha เลย์เปลี่ยนรูปของไนโตรเจนดังนี้



หลังจากนั้นเซลของสาหร่ายชูแซน tha เลย์ จึงจะได้มีการนำเอมโมเนียมที่ได้ไปสร้างโปรตีนต่อไป (Hattori and Myers, 1966) ดังนั้นจึงสามารถกล่าวได้ว่า การนำไนโตรทไปใช้ในกระบวนการสังเคราะห์โปรตีนและเนื้อเยื่อของปะการังจะเป็นต้องเกิดในช่วงที่มีการสังเคราะห์แสง ในช่วงเวลาที่มีแสงเท่านั้น

ในโตรเจนที่ละลายน้ำบางส่วนจะถูกตีงโดยแบคทีเรีย การปลดปล่อยในโตรเจนจากการขับถ่ายทั้งของแข็งและของเหลวของสิ่งมีชีวิต การกระทำของคลื่นทำให้เกิดการแตกหักของสาหร่ายและถูกกินโดยสัตว์อื่น รวมถึงการปลดปล่อยสารอินทรีย์ที่ละลายน้ำจากสิ่งมีชีวิต (Mann, 1982)

Hatcher และ Hacher(1981) พบว่าในบริเวณ One tree reef lagoon มีปริมาณของไนโตรทในไตรท์ และเอมโมเนียม จะมีความแตกต่างกันในแต่ละฤดูกาลและมีความสัมพันธ์กันระหว่าง ผลผลิตการกลับคืน (regeneration) และกระบวนการใช้ประโยชน์ทางชีวภาพ(biological utilization)

Webb และคณะ(1975) ได้ทำการศึกษาเปรียบเทียบการเปลี่ยนแปลงของไนโตรเจนที่ละลายน้ำและในโตรเจนแขวนลอยในน้ำที่แหล่งผ่าน Enewetak atoll พบว่าการเปลี่ยนแปลงของไนโตรทและเอมโมเนียมมากในบริเวณที่มีการปักคุ่มของปะการังหนาแน่น

ในบริเวณที่เป็นชุมชนของปะการัง (reef community) จะมีการเก็บสะสมของสารอาหารน้อย เมื่อเทียบกับบริเวณชายฝั่ง การรีดักชั่นของชั้นเฟตในตะกอนจะมีส่วนเกี่ยวข้องกับการหมุนเวียนของสารอาหารอื่น เช่น พอสฟอรัส (Partrick and Khalid, 1974) นอกจากนี้ใน ชุมชนสิ่งมีชีวิตหน้าดินในแนวปะการัง (reef benthic community) การแตกเปลี่ยนฟอสเฟตจะเกิดขึ้นอย่างรวดเร็วและเกิดขึ้นตลอด 24 ชั่วโมง (Attkinson, 1981)

D'Elia (1977) พบว่าปะการังที่ไม่มีสาหร่ายชูแซน tha เลย์ จะไม่สามารถนำฟอสเฟตจากน้ำทะเลเข้าสู่เซลได้ จึงสรุปว่ากลไกในการหมุนเวียน(recycling) พอสฟอรัสจะต้องอาศัยความสัมพันธ์ในลักษณะที่เป็นชิมไปโซชิส ซึ่งจะช่วยให้ปะการังสามารถเจริญเติบโตได้ในที่มีปริมาณของฟอสฟอรัสต่ำ

โดยทั่วไปแล้วปะการังที่มีสาหร่ายชูแซน tha เลี้ยงจะนำฟอสเฟตเข้าสู่เซลล์ในช่วงเวลาที่มีแสง และจะปลดปล่อยฟอสฟอรัสออกมานิรูปของอินทรีย์ฟอสฟอรัสในต่อนกลางคืน โดยที่การนำเข้าจะเกิดขึ้นช้ากว่าในช่วงที่มีแสง

Pomeroy (1970) กล่าวว่าในบริเวณชุมชนแนวปะการังจะมีสารอาหารไม่มากนักเมื่อเทียบกับบริเวณชายฝั่ง ทั้งนี้การเกิดริดกขึ้นของชัลเฟตในตะกอนก็มีส่วนเกี่ยวข้องกับวงจรของฟอสฟอรัสด้วย เช่นกัน Patrich และ Khalid(1970) เสนอว่าควรที่จะมีการศึกษาและวิจัยถึงแหล่งที่มาของสารอาหาร การสลายตัวรวมถึงการหมุนเวียนของสารอาหารในบริเวณต่างๆ เช่น บริเวณชายฝั่งในเขตขอบอุ่นหรือเขตร้อนโดยเน้นถึงความสัมพันธ์ระหว่างฟอสฟอรัสและไนโตรเจน(Crossland,1983 ข้างตาม Pilson และ Betzer, 1973 : Pomeroy et.al.,1970 : Webb, 1975.)

สำหรับวงจรของฟอสฟอรัสใน Enewetak atoll จะเกิดขึ้นโดยไม่มีการสูญเสียฟอสฟอรัสออกภายนอกระบบได้เลย (Pilson และ Betzer,1973) ทั้งนี้เนื่องจากสภาพสังคมที่มีสาหร่ายปกคลุม โดยเกิดขึ้นเนื่องจากการปลดปล่อยฟอสฟอรัสจากสิ่งมีชีวิตในบริเวณนั้น ทำให้เกิดการสมดุลกับปริมาณฟอสฟอรัสที่ได้โดยสิ่งมีชีวิต ทั้งนี้จะมีการใช้ฟอสฟอรัสโดยสาหร่ายในกระบวนการสร้างเคราะห์แสงในเวลากลางวันและจะสะสมฟอสฟอรัสในเวลากลางคืน (Mann,1982)

จึงกล่าวได้ว่าการหมุนเวียนของสารอาหารอยู่ในลักษณะที่เป็นวงจรปิดด้วยเหตุที่ Enewetak atoll มีไนโตรเจนที่ละลายน้ำออกไปจำนวนมาก (Margalef,1968) เนื่องจากมีการตระไรในไตรเจนในน้ำมาก และถูกเปลี่ยนไปเป็นสารอินทรีย์ในไตรเจนที่ละลายน้ำ แล้วถูกเปลี่ยนไปอยู่ในรูปของไนเตรทโดยแบคทีเรีย ทั้งนี้แอมโมเนียมจะถูกเปลี่ยนไปเป็นไนโตรทัตและไนเตรทในไตรเจนที่สุด (Mann,1982) ซึ่งแสดงให้เห็นว่าฟอสฟอรัสจะมีการหมุนเวียนที่แน่นหนาทั้งในระหว่างปะการังและสาหร่ายชูแซน tha เลี้ยง แต่สำหรับการหมุนเวียนของไนโตรเจนจะแน่นหนาอยกว่า มีการสูญเสียในไตรเจนกิดขึ้น

Nipavan,1983 "ได้ทำการวิเคราะห์น้ำที่นำมาจากภัยในถุงพลาสติกที่ห้มปิดหัวปะการังพบว่ามีการปลดปล่อยของสารพากฟอสเฟตและแอมโมเนียมออกมานมูนเวียนภัยในถุงพลาสติกเพื่อให้แพลงก์ตอนพืชสามารถนำไปใช้ได้

ผลผลิตปฐมภูมิอาจเกิดขึ้นได้จากพืชในทะเลหลายชนิด เช่น สาหร่ายชูแซน tha เลี้ยง สาหร่ายที่มีลักษณะเป็นเส้นใยที่ติดบนโครงสร้างของปะการัง สาหร่ายสีแดงและสีน้ำตาล สาหร่ายที่สร้างแนวหินปูนได้ หญ้าทะเล Benthic diatom และแพลงก์ตอนพืช (Larkum ,1983 : Lewis, 1977 ข้างตาม Mann, 1982) พบว่าผลผลิตที่เกิดจากยีสานหร่ายชูแซน tha เลี้ยงมีบทบาทสำคัญที่สุดในการเกิดผลผลิตปฐมภูมิ(Larkum,1983และ Mann,1982)

โดยทั่วไปแล้ว การประเมินผลผลิตรวมของน้ำที่อยู่ในบริเวณแนวปะการังจะอยู่ในระหว่าง 300 - 5000 g Cm<sup>-2</sup> yr<sup>-1</sup> ดังในตารางที่ 1.3

ตารางที่ 1.3 แสดงปริมาณผลผลิตปฐมภูมิที่เกิดขึ้นในแนวปะการัง บริเวณต่างๆ

สถานที่	Gross production g Cm <sup>-2</sup> yr <sup>-1</sup>	Community Respiration g Cm <sup>-2</sup> yr <sup>-1</sup>	P / R	ผู้ศึกษา
Hawaiian coral reef	7300	12370	0.59	Gordon & Kelly ( 1962 )
Coconut Island				
Fringing coral reef	2427	2200	1.1	Kohn & Helfrich ( 1957 )
Eniwetok Atoll , Marshall Is.	4200	4200	1.0	Odum & Odum ( 1955 )
El. Mario reef , Puerto Rico	4450	4100	1.1	Burkhold & Rivero ( 1959 )
Atoll Marshall Island				
Kavaratti lagoon	4715	3482	1.3	Qasim & Sankaranayana ( 1970 )
Laccadives				
Bermuda lagoon , British	319	205	1.5	Odum & Hoskin (1958)
Turtle grass bed	3880	2740	1.4	Odum ( 1957 )
Long Key , Florida				
Turtle grass bed	980	1290	0.8	Burkhold& Rivero (1959)
West La Gata reef				
turtle grass bed	1350	1500	0.9	Burkhold& Rivero (1959)
Isla Magueyes , Puerto Rico				
One Tree Island , lagoon reef	1387	1314	1.1	Kinsey ( 1972 )
Eniwetok Atoll				
- Agal flat	4234	2190	1.9	Smith & Marsh (1973)
- coral agal flat	2190	2190	1.0	"
- windward reef flat	3285	2190	1.5	Smith (1974)
- Agal flat	5329	2190	2.4	"
Guam				
- reef flat	6900	2600	2.6	Marsh (1974)

ที่มา : Lewis, ( 1977 )

แม้ว่าการนำเข้าและการปลดปล่อยจะเกิดขึ้นในปริมาณไม่มากนัก อัตราการนำเข้าของฟอสเฟตจะเป็นสัดส่วนกับปริมาณฟอสเฟตที่มีในน้ำทะเลโดยรอบ (ambient water) (Attkinson,1987) อาจกล่าวได้ว่าสิ่งจำพวกสารสังเคราะห์แสงของแนวปะการังไม่เฉพาะเพียงแต่ความเข้มแสง อุณหภูมิ และสารอนินทรีย์carbbonในสภาพแวดล้อม แต่สิ่งที่สำคัญคือปริมาณสารอาหารโดยเฉพาะในตรรжен และฟอสฟอรัสซึ่งเป็นปัจจัยหลักในการจำกัดผลผลิต (Crossland,1983 อ้างโดย Larkum,1983)

Anond,(1987) กล่าวว่าอัตราส่วนที่พอยเมะของปริมาณสารอาหารในรูปของฟอสฟอรัส และในตรรжен มีความสัมพันธ์กันอย่างมีนัยสำคัญกับการเพิ่มขึ้นของสารอนินทรีย์carbbonในสิ่งมีชีวิตที่เป็นผู้ผลิตปฐมภูมิในแนวปะการัง

ศูนย์วิทยบริพาร  
จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย