การใช้ขนาดเม็ดตะกอนและปริมาณตะกั่วและสังกะสีเพื่อระบุชั้น ตะกอนดินที่มาจากการเกิดเหตุการณ์สึนามิปี พ.ศ. 2547 (ค.ศ. 2004) จังหวัดภูเก็ต ในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ อ่าวภูเก็ต Using the Grain Size and Concentration of Pb and Zn in Sediments to Identify the Layer of Sediment from Tsunami in 2547 B.E. (2004 C.E.) in the Bang Yai Estuary, Phuket Bay

ธงชัย สุธีรศักดิ์* และเพ็ญศิริ เอกจิตต์ คณะเทคโนโลยีและสิ่งแวดล้อม มหาวิทยาลัยสงขลานครินทร์ วิทยาเขตภูเก็ต ถนนวิชิตสงคราม ตำบลกะทู้ อำเภอกะทู้ จังหวัดภูเก็ต 83120 Thongchai Suteerasak* and Pensiri Akkajit Faculty of Technology and Environment, Prince of Songkla University, Phuket Campus, Vichitsongkram Road, Kathu, Phuket 83120

บทคัดย่อ

แท่งตะกอนดิน 2 แท่ง ที่นำมาศึกษาในเบื้องต้น จากพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ อ่าวภูเก็ต ที่เก็บมา ตรวจวัดปริมาณโลหะหนักตะกั่วและสังกะสี เพื่อนำมาเปรียบเทียบหาชั้นตะกอนในช่วงเกิดเหตุการณ์สึนามิในปี พ.ศ. 2547 โดยอาศัยข้อมูลสัดส่วนการสะสมตัวของตะกอนขนาดอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน และเล็กกว่า 150 ไมครอน รวมกับปริมาณโลหะหนักทั้งสองที่มีอยู่ในปี พ.ศ. 2546 มาเป็นตัวช่วยบ่งชี้ถึงชั้นตะกอนดินที่ถูกรบกวนการ สะสมตัวโดยคลื่นสึนามิ ในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ ผลที่ได้พบการสะสมตัวของชั้นตะกอนดินที่ถูกรบกวนการ สะสมตัวโดยคลื่นสึนามิ ที่ตำแหน่งความลึกของแท่งตะกอนประมาณ 24-26 เซนติเมตร ของแท่งตะกอน A ส่วน ตำแหน่งที่พบสัญญาณการเกิดการฝังกลบ และเกิดการกลับมาตกตะกอนใหม่อีกครั้งในแท่งตะกอน B ที่ความลึก ประมาณ 34-35 เซนติเมตร โดยอัตราการสะสมตัวของตะกอนดินภายหลังเหตุการณ์สึนามิในตำแหน่งที่เก็บตัวอย่าง แท่งตะกอน A และ B มีค่าประมาณ 2.17 และ 2.87 เซนติเมตรต่อปี ตามลำดับ สุดท้ายตำแหน่งที่พบชั้นตะกอนดิน ที่ถูกรบกวนการสะสมตัวโดยคลื่นสึนามิ สามารถบอกถึงรูปแบบการเพิ่ม-ลดของสัดส่วนของทรายขนาดอนุภาคใหญ่ กว่า 150 ไมครอน และตะกอนขนาดอนุภาคเล็กกว่า 150 ไมครอน ที่เหมือนกันในช่วงความลึกตั้งแต่ความลึก 9 เซนติเมตร ถึงจุดสิ้นสุดของของแท่งตะกอน A และ 7.5 เซนติเมตร ถึงจุดสิ้นสุดของของแท่งตะกอน B

คำสำคัญ : โลหะหนัก; สึนามิ; การสะสมตัว; ตะกอนดิน

*ผู้รับผิดชอบบทความ : thongchai.s@phuket.psu.ac.th

Abstract

Two sediment cores for the introduction study collected from Bang-Yai estuary, Phuket bay, Phuket province, Thailand were used to assess the levels of metal pollution (Pb and Zn) in sediment samples. Two grain-size fractions (>150 μ m and <150 μ m) of the sediment samples and heavy metal concentrations in 2003 were used to identify the layer of sediment during the Tsunami in 2547 B.E. (2004 C.E.). The results showed that the sediment layers in Core A are disturbed by the tsunami deposition at 24-26 cm depth, whereas the redistribution of the sediment was detected at a depth of 34-35 cm in Core B. In addition, it was found that the sedimentation rate after the tsunami event in Core A and B are 2.17 and 2.87 cm yr⁻¹, respectively. In this study, the disturbed layers of the sediment samples by Tsunami deposition were attributed to the uniform trend of vertical sediment texture composition (grain-size >150 μ m and <150 μ m) from a depth of 9 cm. toward the end of Core A and from 7.5 cm. toward the end of Core B, respectively.

Keywords: heavy metal; Tsunami; accumulation; sediment

1. บทนำ

งานวิจัยหลายชิ้นที่มีการศึกษาถึงเหตุการณ์ หรือสิ่งต่าง ๆ ที่เกิดขึ้นในอดีตต่างก็อธิบายผลโดย อาศัยเวลาหรือช่วงเวลาที่เกิดเหตุการณ์นั้น ๆ ขึ้นมา ซึ่งการหาอัตราการสะสมตัวของตะกอนดินก็ต้องอาศัย . ปัจจัยในเรื่องของเวลาการเกิดชั้นตะกอนดินดังกล่าว มาเป็นตัวบ่งชี้ด้วยเช่นกัน การบอกถึงเวลาของสิ่งที่เคย เกิดขึ้นในอดีตจวบจนถึงปัจจุบันนั้นจะอาศัยการหา อายุของสิ่งของเหล่านั้น โดยวิธีการหาอายุมีอยู่ด้วยกัน หลายวิธีแต่ที่ถูกนำมาใช้มากที่สุด คือ การหาอายุด้วย ้วิธีทางรังสีวิทยา ซึ่งในทางโบราณคดีวิธีการที่ใช้กัน บ่อย คือ การหาอายุจากการปลดปล่อยรังสีจากธาตุ คาร์บอน 14 (radiocarbon ¹⁴C dating) [1-3] อย่างไร ก็ตาม ด้วยข้อจำกัดในการหาอายุวิธีดังกล่าวทั้งในเรื่อง ของค่าใช้จ่ายและการแปลความทำให้วิธีการดังกล่าว ไม่ได้นำมาใช้กับงานวิจัยอย่างแพร่หลายในประเทศ ไทยมากนัก ทั้งนี้ในหลายงานวิจัยได้อาศัยความ เกี่ยวพันกับเหตุการณ์สำคัญ ๆ ที่ได้ทราบถึงช่วงเวลา ของการเกิดที่ถูกบันทึกไว้ ตัวอย่าง เช่น ยุครุ่งเรืองของ ้อาณาจักรโรมันในช่วง 500 BC ถึง 300 AD ที่ สะท้อนออกมาในรูปของการปนเปื้อนของโลหะหนัก ตะกั่วที่พบในตะกอนดินของทะเลบอลติก [1.3.4] และ ที่พบปะปนอยู่ในชั้นน้ำแข็งของกรีนแลนด์ [5] นอกจาก วิธีการหาอายุด้วยรังสีวิทยาดังที่กล่าวมาแล้วยังมีอีกวิธี ที่สามารถใช้หาอายุของตะกอนดินได้ นั่นคือ การหา อายุจากสนามแม่เหล็กบรรพกาล (paleomag-netic datine) ซึ่งวิธีการดังกล่าวโดยมากจะเป็นวิธีการที่ใช้ ควบคู่กับวิธีการทางรังสีวิทยา เพื่อช่วยในการบ่งบอก ถึงเวลาหรือช่วงเวลาของการเกิดตะกอนดินที่ถูกต้อง มากยิ่งขึ้น [1-3] อย่างไรก็ตาม การหาอายด้วยวิธีการ ทางสนามแม่เหล็กบรรพกาลยังไม่สามารถนำมาใช้ได้ กับตะกอนดินที่มีอายุน้อยกว่า 150 ปี เนื่องจากยังไม่มี การจัดทำเส้นมาตรฐานของสนาม แม่เหล็กบรรพกาล (PSV master curve) ที่ใช้เทียบหาอายุของดินตะกอน ที่เกิดในช่วงเวลาตั้งแต่ 150 ปีที่ผ่านมาจนถึงปัจจุบัน นำมาเทียบเคียงได้ [6] ดังนั้นแนวทางที่จะสามารถ นำมาประยุกต์ใช้ได้ในงานวิจัยในพื้นที่นี้จึงเป็นการหา เหตุการณ์มาอ้างอิงเวลาของการเกิดตะกอนดิน

ปีที่ 26 ฉบับที่ 3 พฤษภาคม - มิถุนายน 2561

2547 จนถึงปัจจุบันไม่มีการศึกษาใด ๆ เกี่ยวกับการ สะสมตัวของตะกอนดินในพื้นที่ดังกล่าว ทำให้ไม่ สามารถทราบได้ว่าเกิดการสะสมตัวของตะกอนดินและ โลหะหนักในพื้นที่ดังกล่าวเพิ่มขึ้นหรือลดลงมากน้อย เพียงใด ดังนั้นด้วยวิธีการศึกษาการสะสมตัวของ ตะกอนดินด้วยการอ้างอิงเหตุการณ์ที่เคยเกิดขึ้นใน อดีต ที่มีในลักษณะการวิเคราะห์คล้ายกับงานวิจัย [3,5] น่าจะเหมาะนำมาประยุกต์ใช้กับการศึกษาใน พื้นที่ดังกล่าว

งานวิจัยนี้เป็นการประยุกต์ใช้ปริมาณของโลหะ หนักตะกั่วและสังกะสีที่สะสมตัวอยู่ในตะกอนดิน ร่วมกับการสะสมตัวของเม็ดดินที่มีความเกี่ยวพันกับ เหตุการณ์สึนามิที่เกิดเมื่อปี พ.ศ. 2547 นำมาประมาณ อัตราการสะสมตัวของตะกอนดิน บนสมมติฐานที่ว่า ปัจจัยที่รบกวนการตกตะกอนและการสะสมตัวมีเพียง แค่ปัจจัยในเรื่องของฤดูกาลและเหตุการณ์สึนามิที่เกิด เมื่อปี พ.ศ. 2547 นอกจากนี้ยังมีการนำข้อมูลปริมาณ โลหะหนักทั้งสองชนิดที่ตรวจวัดได้ในปี พ.ศ. 2546 มา เป็นตัวช่วยบ่งชี้ถึงชั้นตะกอนดินที่ถูกรบกวนการสะสม ตัวโดยสึนามิมาเป็นตัวช่วยสนับสนุนการประมาณ อัตราการสะสมตัวในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ ด้วยอีกทางหนึ่ง

2. พื้นที่ศึกษา

พื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ตั้งอยู่ในทิศ ตะวันออกเฉียงใต้ของเกาะภูเก็ตและมีพื้นที่เชื่อมต่อกับ อ่าวภูเก็ต ทั้งนี้คลองบางใหญ่เป็นแหล่งที่รองรับน้ำทิ้ง ในเขตพื้นที่อำเภอกะทู้จรดเขตอำเภอเมือง ที่มีต้น กำเนิดของน้ำมาจากต้นน้ำในอำเภอกะทู้รวมถึงน้ำเสีย ต่าง ๆ ที่มาจากบ้านเรือนและชุมชนขนาดเล็กที่อาศัย อยู่กระจัดกระจายใกล้กับพื้นที่ดังกล่าว พื้นที่รองรับน้ำ ทิ้งคลองบางใหญ่ โดยทั่วไปมีลักษณะเป็นพื้นที่ปาก แม่น้ำตัดแบ่งพื้นที่ซึ่งเป็นหาดทรายผสมกับที่ราบลุ่ม

ดังกล่าว เหตุการณ์สำคัญที่ทราบถึงเวลาของการเกิดที่ สามารถนำมาใช้ได้กับพื้นที่ชายฝั่งอันดามัน คือ การ เกิดคลื่นสึนามิในมหาสมุทรอินเดียเมื่อปี พ.ศ. 2547 ที่ เคลื่อนตัวเข้าสู่ชายฝั่งเกาะภูเก็ต โดยการเกิดสึนามิใน ครั้งนั้นส่งผลให้มีผู้เสียชีวิตเป็นจำนวนมาก นอกจากนี้ ยังส่งผลให้สภาพพื้นที่ชายฝั่งบางแห่งเกิดการ เปลี่ยนแปลงไปจากเดิม เนื่องจากทุกครั้งที่เกิดคลื่นสึ นามิพัดเข้าสู่พื้นที่ชายฝั่งมวลน้ำของคลื่นมักจะหอบเอา ตะกอนดินพื้นผิวชายฝั่งเข้าไปผืนแผ่นดินรวมถึงการพัด พาเอาสิ่งต่าง ๆ บนพื้นผิวแผ่นดินให้มาถมทับพื้นที่ ชายฝั่งทะเล [7-9] รวมถึงการทำให้เกิดการ เปลี่ยนแปลงสภาพท้องน้ำของชายทะเลจากการ ตกตะกอนขึ้นมาใหม่หลังจากคลื่นสึนามิสงบตัวลง [10]

งานวิจัยที่ศึกษาโลหะหนักในพื้นที่ดังกล่าวใน ก่อนหน้านี้ [11] ผลการตรวจวัดปริมาณโลหะหนัก Al. As, Cu, Cr, Mn, Ni, Pb, Sn, Zn และ Fe แสดงให้เห็น ว่าโลหะหนักที่สะสมตัวในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบาง ใหญ่ทั้งหมดต่างถูกพัดพามาตามกระแสน้ำของคลอง บางใหญ่ ซึ่งโลหะหนักที่พบการปนเปื้อนค่อนข้าง ้ชัดเจน (แต่ไม่จัดอยู่ในระดับการปนเปื้อนที่รุนแรง คือ มีค่าดัชนีวัดการสะสมเชิงธรณี Igeo <4)ในคลองบาง ์ใหญ่ คือ ตะกั่ว (Pb) สังกะสี (Zn) และดีบุก (Sn) ้อย่างไรก็ตาม การตรวจวัดปริมาณโลหะหนักทั้งสามใน ตะกอนดินของพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ ณ เวลานั้น พบปริมาณโลหะหนักดังกล่าวเพียงแค่ 30-50 เปอร์เซ็นต์ ของที่พบในคลองบางใหญ่เท่านั้น ซึ่งจาก การวิเคราะห์ถึงต้นกำเนิดของโลหะหนักดังกล่าวพบว่า ทั้งหมดล้วนมาจากกิจกรรมต่าง ๆ ของมนุษย์ เช่น ้โลหะหนักที่ปะปนมากับน้ำเสียของชุมชน และโลหะ หนักที่คงค้างและกระจัดกระจายตัวอยู่ในพื้นที่ต่าง ๆ ทางธรรมชาติและที่เคยมีการทำกิจการเหมืองแร่ใน อดีต อย่างไรก็ตาม หลังจากการตรวจหาโลหะหนักใน ปี พ.ศ. 2546 และเหตุการณ์สึนามิที่เกิดเมื่อปี พ.ศ.

จุดเก็บตัวอย่างในรูปที่ 1 จากนั้นแบ่งตัวอย่างตะกอน ดินในแต่ละแท่งตามลำดับชั้นโดยความหนาของชั้น ตะกอนประมาณ 2-3 เซนติเมตร และเก็บตัวอย่าง ตะกอนดินไว้ในถุงใส่ตัวอย่างก่อนนำมาเก็บไว้ในกล่อง ควบคุมอุณหภูมิ ทั้งนี้แท่งตะกอนดิน 2 แท่ง ถูก แบ่งเป็นจำนวนตัวอย่างทั้งสิ้น 24 ชั้นตัวอย่าง สำหรับ แท่งตะกอนดิน A และ 22 ชั้นตัวอย่าง สำหรับแท่ง ตะกอนดิน B หลังจากนั้นนำตัวอย่างทั้งหมดมาเตรียม ตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์หาปริมาณโลหะหนักใน ห้องปฏิบัติการวิเคราะห์ตะกอนดิน โดยเริ่มจากการนำ ตัวอย่างตะกอนดินในแต่ละชั้นตะกอนดินของทั้งสอง แท่งมาชั่งน้ำหนักเปียกก่อนนำไปอบไล่ความชื้นที่ อุณหภูมิ 60 องศาเซลเซียส เป็นเวลา 48 ชั่วโมง ซึ่งผล จากการชั่งน้ำหนักเปียกและน้ำหนักแห้งจะนำไปหา เปอร์เซ็นต์น้ำที่อยู่ในรูพรุนของตะกอนที่คำนวนจาก ปริมาตรช่องว่าง (น้ำที่อยู่ในรูพรุน) และน้ำหนักตะกอน เดิมที่อยู่ในสภาวะอิ่มน้ำ จากนั้นไปชั่งน้ำหนักแห้งก่อน นำไปคัดขนาดเม็ดตะกอนด้วยตะแกรงร่อนแยกขนาดที่ ทำด้วยเหล็กไร้สนิม (Humboldt, USA) 2 ขนาด ตระ แกรงร่อนแยกเน็ดตะกอน คือ ขนาดเม็ดตะกอนดินที่ ใหญ่กว่า 150 ไมครอน และเล็กกว่า 150 ไมครอน และท้ายที่สุดนำตัวอย่างตะกอนดินที่คัดขนาดแล้วไป เตรียมตัวอย่างเป็นสารละลายเพื่อใช้ในการวิเคราะห์ ธาตุในลำดับถัดไป

ชายฝั่ง และพื้นที่ซึ่งเป็นป่าชายเลนหรือป่าโกงกางที่มี น้ำท่วมถึงทอดยาวออกไปจนถึงอ่าวภูเก็ตในทิศ ตะวันออกเฉียงใต้ ทั้งนี้ในพื้นที่ชายฝั่งดังกล่าวโดยมาก ประกอบไปด้วยตะกอนดินขนาดเล็กที่พัดพามาตาม กระแสน้ำจากผืนแผ่นดินปะปนกับทรายที่กระจัด กระจายอยู่ตามพื้นที่ชายทะเล โดยต้นกำเนิดของ ตะกอนดินมาจากพวกดินเหนียวและดินโคลนที่เกิด จากการผุพังของหินโคลนและหินชุดภูเก็ตตั้งแต่ยุค ควอเทอร์นารี่ [12] พื้นที่ศึกษาในงานวิจัยนี้เป็นพื้นที่ ชายทะเลส่วนนอกที่ตั้งอยู่ใกล้กับปากแม่น้ำที่คอย รองรับน้ำทิ้งที่มาจากคลองบางใหญ่ ดังแสดงในรูปที่ 1

อุปกรณ์และวิธีการดำเนินการศึกษา 3.1 การเก็บตัวอย่างและเตรียมตัวอย่าง

ตัวอย่างตะกอนดินที่สะสมตัวในพื้นที่ รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ จังหวัดภูเก็ต เก็บในช่วงต้น เดือนพฤษภาคม พ.ศ. 2559 โดยอาศัยเครื่องเก็บ ตัวอย่างตะกอนดินแบบแท่ง Russian corer ที่มีความ ยาว 52 เซนติเมตร ซึ่งในงานวิจัยนี้เก็บแท่งตะกอนดิน จำนวน 2 แท่ง พร้อมกับเก็บข้อมูลพิกัดตำแหน่งที่ตั้ง ของจุดเก็บตัวอย่างโดยใช้เครื่องวัดพิกัดตำแหน่งบนพื้น โลกยี่ ห้อ Garmin รุ่น eTrex Venture GPS โดย ตำแหน่งเก็บตัวอย่าง A และ B อยู่ห่างจากฝั่งประมาณ 200 เมตร และ 400 เมตร ตามลำดับ ดังแสดงตำแหน่ง



รูปที่ 1 จุดเก็บตัวอย่างแท่งตะกอนดิน ในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ อ่าวภูเก็ต

3.3 การวิเคราะห์การสะสมตัว

งานวิจัยนี้มีการนำข้อมูลการกระจายตัว ของโลหะหนักตะกั่วและสังกะสีที่มาจากตะกอนดิน ขนาดอนุภาคเล็กกว่า 106 ไมครอน จากงานวิจัยของ ธงชัย และไตรภพ [11] และจัดทำเป็นแผนที่เส้นชั้น ข้อมูลโดยอาศัยโปรแกรมในการสร้างภาพพื้นผิว Surface Mapping System version 9.0 ที่พัฒนาโดย บริษัท Golden Software Inc. [18] ส่วนการสะสมตัว ของตะกอนดินและปริมาณโลหะหนักเป็นการวิเคราะห์ การกระจายตัวของข้อมูลตามความลึก ร่วมกับการ วิเคราะห์ความสัมพันธ์ระหว่างตัวแปรที่เกี่ยวพันกับ การสะสมตัวของตะกอน เช่น ปริมาณทรายขนาด อนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน ปริมาณตะกอนขนาด ้อนุภาคเล็กกว่า 150 ไมครอน และเปอร์เซ็นต์น้ำที่อยู่ ในรูพรุนของตะกอน รวมถึงปริมาณโลหะหนักตะกั่ว และสังกะสีที่มีความเกี่ยวพันกับการดูดซับโดยตะกอน ขนาดเล็ก [19,20] ด้วยวิธีการวิเคราะห์สหสัมพันธ์ทาง สถิติ และการวิเคราะห์ลำดับสุดท้ายเป็นการหาอัตรา การสะสมตัวโดยอาศัยข้อมูลความลึกของชั้นตะกอน และข้อมูลช่วงเวลาที่คิดจากอดีตกลับมาสู่ปัจจุบัน โดย อาศัยการอ้างอิงตำแหน่งตะกอนที่เกิด ณ เวลาเกิด เหตุการณ์สึนามิและตำแหน่งโลหะหนักในชั้นตะกอน ดินที่สอดคล้องกับข้อมูลโลหะหนักในปี พ.ศ. 2546 ซึ่ง วิธีการดังกล่าวเป็นการหาอายุตะกอนด้วยการอ้างอิง เหตุการณ์ [3,5]

4. ผลและการวิเคราะห์

4.1 สัดส่วนของเม็ดตะกอนดินและลำดับขั้น ตะกอนดิน

ขนาดของตะกอนดินที่แบ่งออกมาจากชั้น ตะกอนดินแต่ละชั้นถูกแบ่งออกเป็น 2 ส่วน แยกตาม ขนาดเม็ดตะกอน ส่วนแรก คือ ขนาดตะกอนดินเม็ด ใหญ่ที่มีขนาดอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน เป็น

3.2 การวิเคราะห์ปริมาณโลหะหนัก

การวิเคราะห์ปริมาณโลหะหนักในงานวิจัย นี้เลือกใช้เฉพาะตะกอนดินที่มีขนาดอนุภาคเล็กกว่า 150 ไมครอน ซึ่งการเตรียมตัวอย่างสำหรับวิเคราะห์ ปริมาณโลหะหนักจะอาศัยเทคนิคการเตรียมตัวอย่าง เป็นสารละลายโดยการย่อยด้วยกรดตามวิธีการของ USEPA 3052 [13] เช่นเดียวกับที่ใช้ในหลายงานวิจัย [3.11.14] โดยเริ่มจากการย่อยตัวอย่างดินที่เตรียมไว้ จากนั้นย่อยตัวอย่างสารอ้างอิงมาตรฐาน MESS-4 (Marine Sediment Reference Material for Trace Metals and other Constituents) ที่เป็นตะกอนดิน ทะเลจากประเทศแคนาดา [15] เพื่อนำมาตรวจสอบ วิธีการย่อยตัวอย่างดินเป็นสารละลายด้วยกรดและ นำไปใช้ในการหาค่าเปอร์เซ็นต์การแยกรวม (% recovery) ในการย่อยตะกอนดินตัวอย่างเป็นสาร ละลายด้วยกรดเริ่มต้นด้วยการตัวอย่างดินที่อบไล่ ความชื้นแล้วประมาณ 1 กรัม ใส่ในบีกเกอร์ ขนาด 250 มิลลิลิตร เติมกรด aqua regia [16] 15 ml (HNO₃ + HCl) ตามวิธีมาตรฐาน US-EPA 3052 [13] ู่บน hot plate เพื่อให้ความร้อนที่อุณหภูมิประมาณ 120-180 องศาเซลเซียส เติม HNO₃ หากตัวอย่าง ตะกอนดินเริ่มแห้ง จนกว่าตะกอนดินเป็นฝุ่นแป้ง เป็น เวลา 8-9 ชั่วโมง ปล่อยทิ้งไว้ให้เย็นที่อุณหภูมิห้อง แล้ว กรองด้วยกระดาษกรอง Whatman[®] No.4 พร้อมเจือ ้จางด้วยน้ำกลั่น ใน volumetric flask ปริมาตร 50 ml จากนั้นนำตัวอย่างดินที่ย่อยด้วยกรดที่อยู่ในรูปของ สารละลายแล้วไปวิเคราะห์ด้วยเครื่อง ICP-OFS (Perkin Elmer รุ่น 4300DV) เพื่อตรวจหาปริมาณ โลหะหนักตะกั่วและสังกะสี และคำนวนหาเปอร์เซ็นต์ การแยกรวมจากผลการตรวจวัดปริมาณโลหะหนักทั้ง สองในตัวอย่างสารอ้างอิงมาตรฐาน MESS-4 นำมา เปรียบเทียบหาผลต่างกับความเข้มข้นโลหะหนักอ้างอิง ในใบรับรองสารตัวอย่างมาตรฐาน [14,17]

ปีที่ 26 ฉบับที่ 3 พฤษภาคม - มิถุนายน 2561

วารสารวิทยาศาสตร์และเทคโนโลยี

ดินอนุภาคเล็กกว่า 150 ไมครอน ในแท่งตะกอนดิน A (รูปที่ 2a) พบว่าสัดส่วนของอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน มีการเปลี่ยนแปลงอยู่ในช่วง 27-70 เปอร์เซ็นต์ ที่ความลึกของชั้นตะกอนดิน 45 เซนติเมตร มีสัดส่วนของทรายอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน ต่ำสุดประมาณ 27 เปอร์เซ็นต์ (ตะกอนขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน 73 เปอร์เซ็นต์) และมีการเพิ่มขึ้นของ ทรายอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน จนถึงค่าสูงสุด 68 เปอร์เซ็นต์ (ตะกอนขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน 32 เปอร์เซ็นต์) ที่ความลึกของชั้นตะกอนดิน 25-28 เซนติเมตร อย่างไรก็ตาม หลังจากนั้นสัดส่วนของทราย อนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน ลดลงอยู่ในช่วงค่าปาน กลาง 41-54 เปอร์เซ็นต์ ในตะกอนดินระดับตื้นในขณะ ที่การเปลี่ยนแปลงสัดส่วนของทรายอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน และตะกอนขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน

ตะกอนดินขนาดใหญ่กว่าทรายละเอียด (fine sand) ซึ่งสามารถพัดพาได้ด้วยกระแสน้ำที่มีความแรงของการ พัดพาเทียบเท่ากับการพัดพาที่เกิดในแม่น้ำ [21] และ การพัดพาขณะเกิดน้ำท่วม [22] ส่วนที่สองเป็นตะกอน ขนาดอนุภาคเล็กกว่า 150 ไมครอน คือ เม็ดตะกอนที่ เล็กกว่าทรายละเอียด ได้แก่ วัสดุธรรมชาติจำพวก ทรายละเอียดมาก โคลนและดินเหนียว เป็นต้น ซึ่ง สามารถพัดพาได้ง่ายโดยคลื่นทะเล [23] โดยแท่ง ตะกอนดิน 2 แท่ง ที่เก็บมาจากในพื้นที่รองรับน้ำทิ้ง คลองบางใหญ่จะมีสัดส่วนของตะกอนอนุภาคใหญ่กว่า ทรายละเอียด และตะกอนดินขนาดอนุภาคเล็กกว่า ทรายละเอียด ในแต่ละชั้นที่มีสัดส่วนของแต่ละชนิด แตกต่างกันดังแสดงในรูปที่ 2

พิจารณาการเปลี่ยนแปลงสัดส่วนของ อนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน และสัดส่วนของตะกอน



ร**ูปที่ 2** การเปลี่ยนแปลงสัดส่วนของทรายขนาดอนุภาค >150 ไมครอน และตะกอนขนาด <150 ไมครอน ตาม ความลึกของแท่งตะกอนดิน A (a) และแท่งตะกอนดิน B (b)

ปีที่ 26 ฉบับที่ 3 พฤษภาคม - มิถุนายน 2561

น้ำที่อยู่ในรูพรุนในตะกอนดินมีค่าลดลงต่ำสุดก่อนจะ ปรับสัดส่วนที่สูงขึ้นอีกครั้งจนมีค่าอยู่ในระดับเดิมที่ ความลึกของตะกอนดิน 17 เซนติเมตร หลังจากนั้นจึง มีการปรับสัดส่วนของช่องว่างในดินตะกอนที่เพิ่มขึ้น และลดลงอีกครั้งจนถึงปัจจุบันดังแสดงในรูปที่ 3a ส่วน แท่งตะกอนดิน B มีน้ำที่อยู่ในรูพรุนของตะกอนดินอยู่ ในช่วง 20-46 เปอร์เซ็นต์ โดยพบเปอร์เซ็นต์ของน้ำที่ อยู่ในรูพรุนสูงในตะกอนดินระดับลึกที่ความลึกของ ตะกอนดิน 43 เซนติเมตร (มีน้ำที่อยู่ในรูพรุนสูงสุด 46 เปอร์เซ็นต์) จากนั้นมีแนวโน้มของน้ำที่อยู่ในรูพรุนที่ ลดลงจนถึงค่าต่ำสุดที่ความลึก 14 เซนติเมตร และมี การเพิ่มขึ้นและลดลงในช่วงแคบ ๆ อีกครั้งในเวลา ต่อมา ก่อนที่จะแสดงแนวโน้มของน้ำที่อยู่ในรูพรุนที่ เพิ่มขึ้นจนถึงปัจจุบันในชั้นตะกอนดินระดับตื้นดังแสดง ในรูปที่ 3b

ไมครอน ในแท่งตะกอนดิน B นั้นแตกต่างกันกับแท่ง A อย่างสิ้นเชิง โดยในแท่งตะกอนดิน B จะมีสัดส่วนของ ทรายอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน อยู่ในช่วง 47-70 เปอร์เซ็นต์ และพบสัดส่วนของทรายอนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน ที่ความลึกของชั้นตะกอนดิน 33 เซนติเมตร จากนั้นจะมีการลดสัดส่วนลงแบบฟันเลื่อย ไปถึง 50 เปอร์เซ็นต์ และมีการเพิ่มสัดส่วนของทราย อนุภาคใหญ่กว่า 150 ไมครอน กลับมาสู่จุดที่มีสัดส่วน สูงสุดอีกครั้งที่ระดับความลึก 17 เซนติเมตร (รูปที่ 2b) พิจารณาค่าเปอร์เซ็นต์น้ำที่อยู่ในรูพรุนใน

ตะกอนดินทั้ง 2 แท่ง (รูปที่ 3) พบว่าแท่งตะกอนดิน A มีน้ำที่อยู่ในรูพรุนอยู่ในช่วง 23-30 เปอร์เซ็นต์ โดยน้ำ ที่อยู่ในรูพรุนในตะกอนดินมีค่าสูงสุด 30 เปอร์เซ็นต์ ที่ ระดับความลึกของตะกอนดิน 17 เซนติเมตรและพบ น้ำที่อยู่ในรูพรุนในตะกอนดินที่สะสมตัวอยู่อย่าง ต่อเนื่องระหว่างความลึก 36-46 เซนติเมตร ซึ่งต่อมา



รูปที่ 3 น้ำที่อยู่ในรูพรุนของชั้นตะกอนดินตามความลึกของแท่งตะกอนดิน A (a) และแท่งตะกอนดิน B (b) ที่ เปรียบเทียบกับภาพของตะกอนดินที่สะสมตัว



รูปที่ 4 การเปลี่ยนแปลงของปริมาณโลหะหนักตะกั่วและสังกะสีในตะกอนดินตามความลึกของแท่งตะกอนดิน A (a) และแท่งตะกอนดิน B (b)

4.2 ความเข้มข้นโลหะหนักตะกั่วและสังกะสี ในตะกอนดิน

ผลจากการวิเคราะห์ความเข้มโลหะหนัก ตะกั่วและสังกะสีในตัวอย่างสารอ้างอิงมาตรฐาน MESS-4 จะได้ค่าเปอร์เซ็นต์การแยกรวม ดังแสดงใน ตาราง 1 ค่าเปอร์เซ็นต์การแยกรวมของโลหะหนัก ตะกั่วเฉลี่ยเท่ากับ 73.25 เปอร์เซ็นต์ และค่าเปอร์เซ็นต์ การแยกรวมของโลหะหนักสังกะสีเฉลี่ยเท่ากับ 86.98 เปอร์เซ็นต์ (ตารางที่ 1)

ตาราง 1 ความเข้มข้นโลหะหนักตะกั่วและสังกะสีจากค่าที่ตรวจวัดได้จากตัวอย่างสารอ้างอิงมาตรฐาน MESS-4 และค่าเปอร์เซ็นต์การแยกรวม

Metal	Certificated reference MESS-4		06 rocovoru
	Concentration (mg/kg)	Certificate value (mg/kg)	70 recovery
Pb	15.75	21.50	73.25
Zn	127.87	147.00	86.98

ผลจากการวิเคราะห์ปริมาณโลหะหนัก ตะกั่วและสังกะสึในแท่งตะกอนดิน A พบว่ามีความ เข้มข้นของโลหะหนักตะกั่วและสังกะสึในตะกอนดินอยู่ ในช่วงระหว่าง 12.3-43.9 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม และ 37.7-78.7 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ตามลำดับ พิจารณา แนวโน้มการสะสมตัวของโลหะหนักทั้งสอง พบว่าทั้ง

4.3 การประมาณอัตราการสะสมตัวของ ตะกอนดิน

ข้อมูลความเข้มข้นโลหะหนักตะกั่วและ สังกะสีในตะกอนดินพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ที่ เก็บจากท้องน้ำความลึก 3-5 เซนติเมตร ในปี พ.ศ. 2546 และได้นำเสนอข้อมูลบางส่วนในงานวิจัย การศึกษาการปนเปื้อนโลหะหนัก Al, As, Cu, Cr, Mn, Ni, Pb, Sn, Zn และ Fe ในคลองบางใหญ่ [11] พบว่า ความเข้มข้นโลหะหนักตะกั่วในตะกอนดินจากพื้นที่ รองรับน้ำทิ้งอยู่ในช่วง 17 ถึง 55 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม (มีค่าเฉลี่ย 37±11 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม) เมื่อพิจารณา ปริมาณโลหะหนักตะกั่วที่ปะปนอย่ในตะกอนดินขนาด เม็ดตะกอน 75-106 ไมครอน และขนาดเล็กว่า 75 ไมครอน ที่มีการกระจายตัวอยู่ในพื้นที่ดังกล่าว ดัง แสดงในรูปที่ 5a และ 5b พบว่าในตำแหน่งที่เก็บ ตัวอย่างแท่งตะกอนดิน A และ B มีปริมาณโลหะหนัก ตะกั่วในช่วง 33-44 มิลลิกรับต่อกิโลกรับ และ 42-47 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ตามลำดับ ในส่วนของความ เข้มข้นโลหะหนักสังกะสึในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งอยู่ในช่วง 41 ถึง 69 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม (มีค่าเฉลี่ย 55+9 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม) โดยมีการกระจายตัวของสังกะสี ที่อยู่ในตะกอนดินสองช่วงเม็ดตะกอนแสดงผลในรูปที่ 5c และ 5d ซึ่งจากการพิจารณาปริมาณโลหะหนัก สังกะสีในตำแหน่งที่เก็บตัวอย่างแท่งตะกอนดิน A และ B พบว่าปริมาณโลหะหนักสังกะสีมีค่าอยู่ในช่วง 50-52 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม และ 61-68 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ตามลำดับ เมื่อนำช่วงค่าของโลหะหนักตะกั่วและ สังกะสีที่สังเคราะห์ได้จากแผนที่การกระจายตัวของ โลหะหนักทั้งสองในตะกอนดินที่เก็บมาจากปี พ.ศ. 2546 ไปแสดงผลช่วงค่าร่วมกับข้อมูลการเปลี่ยนแปลง ของโลหะหนักทั้งสองตามความลึกของแท่งตะกอนดิน ทำให้สามารถทราบตำแหน่งความลึกที่มีการสะสมตัว ของโลหะหนักทั้งสองในปี พ.ศ. 2546 ได้โดยประมาณ ดังแสดงในรูปที่ 6

สองจุดเก็บตัวอย่างมีการเพิ่มและลดของค่าความ เข้มข้นโลหะหนักสลับไปมาด้วยแนวโน้มการสะสมตัว ของโลหะหนักที่ลดลงด้วยอัตราการลดลงของตะกั่ว 0.52 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ต่อทุก 1 เซนติเมตร ที่ เพิ่มขึ้นของตะกอน (R² = 0.76) และอัตราการลดลง ของสังกะสี 0.53 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ต่อทุก 1 เซนติเมตร ที่เพิ่มขึ้นของตะกอน (R² = 0.58) ในแท่ง ตะกอน A ส่วนแท่งตะกอน B มีอัตราการลดลงของ ตะกั่ว 0.79 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ต่อทุก 1 เซนติเมตร ์ ที่เพิ่มขึ้นของตะกอน (R² = 0.89) และอัตราการลดลง ของสังกะสี 1.20 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ต่อทก 1 เซนติเมตร ที่เพิ่มขึ้นของตะกอน (R² = 0.79) โดยมี รูปแบบการลดลงของโลหะหนักทั้งสองที่คล้ายคลึงกัน ความสัมพันธ์เชิงเส้นตั้งแต่ระดับความลึกประมาณ 35-40 เซนติเมตร ขึ้นมาถึงชั้นตะกอนดินระดับตื้นดังแสดง ในรูปที่ 4a ส่วนผลของโลหะหนักทั้งสองในแท่งตะกอน ดิน B (รูปที่ 4b) พบว่ามีความเข้มข้นของโลหะหนัก ตะกั่วและสังกะสึในตะกอนดินอยู่ในช่วงระหว่าง 8.6-49.9 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม และ 24.9-84.6 มิลลิกรัม ต่อกิโลกรัม ตามลำดับ โดยมีแนวโน้มการสะสมตัวของ โลหะหนักทั้งสองที่ลดลงใกล้เคียงกับความสัมพันธ์เชิง เส้นเหมือนกับที่พบในแท่งตะกอนดิน A โดยรูปแบบ การลดลงของโลหะหนักตะกั่วของแท่งตะกอนดิน B ที่ ความลึกประมาณ 35 เซนติเมตร ขึ้นมาจะเหมือนกับ แท่งตะกอน A แต่มีความแตกต่างกันที่ค่าความเข้มข้น ของตะกั่วที่ระดับความลึกประมาณ 29 เซนติเมตร ใน แท่งตะกอน A จะมีค่าที่สูงมาก (มีค่าเท่ากับ 43.9 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม) ในขณะที่แท่งตะกอน B ค่าสูงสุด ไปปรากฏที่ความลึกประมาณ 42 เซนติเมตร (มีค่า เท่ากับ 49.9 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม) ส่วนความเข้มข้น ของสังกะสีพบค่าสูงสุดที่ระดับความลึกเดียวกัน ประมาณ 42 เซนติเมตร (มีค่าเท่ากับ 78.7 มิลลิกรัม ต่อกิโลกรับ ในแท่งตะกอนดิน A และ 84.6 มิลลิกรับ ต่อกิโลกรับ ในแท่งตะกอนดิน B)

В



distribution of Pb content in sediment <75 micron year 2003

A





distribution of Zn content in sediment <75 micron year 2003





869050

869000

868950

868900

86885

86880

รูปที่ 5 ปริมาณโลหะหนักตะกั่วและสังกะสึในตะกอนดินที่ตรวจวัดค่าจากตะกอนดินสองขนาดเม็ดตะกอน (ตะกอน ดินขนาดเม็ดตะกอน 75-106 ไมครอน และขนาดเล็กว่า 75 ไมครอน) ในปี พ.ศ. 2546 ซึ่งเป็นข้อมูลที่แตก ออกมาจากงานวิจัยของ Suteerasak และ Bhongsuwan [11]

ข้อมูลตำแหน่งที่ตั้งของโลหะหนักตะกั่วใน แท่งตะกอนดิน A ของปี พ.ศ. 2546 ที่พบค่อนข้าง ชัดเจนที่ความลึกประมาณ 29 เซนติเมตร และ ตำแหน่งที่พบปริมาณตะกอนขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอน ในความลึกถัดขึ้นมา (26 เซนติเมตร) ณ ตำแหน่งดังกล่าวสันนิษฐานว่าเป็นตะกอนดินที่เกิดจาก ทรายที่ถูกพัดพามาฝังกลบตะกอนและเกิดการกลับมา ตกตะกอนใหม่อีกครั้งภายหลังการเกิดคลื่นสึนามิ [24,25] ในปี พ.ศ. 2547 อยู่ที่ตำแหน่งความลึกของ แท่งตะกอนประมาณ 24-26 เซนติเมตร ขึ้นมา อย่างไร ก็ตาม ช่วงค่าของข้อมูลความเข้มขันโลหะหนักสังกะสี ที่พบในปี พ.ศ. 2546 มีปริมาณที่น้อยกว่าตำแหน่งที่ พบการสะสมตัวของโลหะหนักดังกล่าวที่ความลึก ประมาณ 29 เซนติเมตร (รูปที่ 6a) ในส่วนของตำแหน่ง ที่ตั้งของโลหะหนักตะกั่วและสังกะสึในแท่งตะกอนดิน B ของปี พ.ศ. 2546 ที่พบค่อนข้างชัดเจนกับตำแหน่งที่ มีการสะสมตัวของสังกะสีที่ความลึกประมาณ 38 เซนติเมตร และตำแหน่งที่พบปริมาณทรายหยาบมาก ในความลึกถัดขึ้นมา คือ 34 เซนติเมตร ทำให้สามารถ สันนิษฐานได้ว่า ตะกอนดินที่เกิดจากการ



รูปที่ 6 การเปลี่ยนแปลงของปริมาณโลหะหนักตะกั่วและสังกะสี แสดงผลร่วมกับการเปลี่ยนแปลงสัดส่วนของ ตะกอนดินเม็ดหยาบ (>150 ไมครอน) ในแท่งตะกอนดิน และการประมาณตำแหน่งที่พบปริมาณโลหะหนัก ตะกั่วและสังกะสึในตะกอนดินที่ตรวจวัดค่าจากตะกอนดินท้องน้ำในปี พ.ศ. 2546 ในแท่งตะกอนดิน A (a) และแท่งตะกอนดิน B (b) โดยแนวเส้นประแสดงถึงช่วงความเข้มข้นโลหะหนักตะกั่วและสังกะสีของทั้งสอง ตำแหน่งในปี พ.ศ. 2546 ที่ได้จากรูปที่ 5



รูปที่ 7 การประมาณอัตราการสะสมตัวของตะกอน ในช่วงหลังจากปี พ.ศ. 2546 (ค.ศ. 2003) จนถึงปัจจุบัน

ฝังกลบและเกิดการกลับมาตกตะกอนใหม่อีกครั้ง ภายหลังการเกิดคลื่นสึนามิในปี พ.ศ. 2547 น่าจะอยู่ที่ ตำแหน่งความลึกของแท่งตะกอนประมาณ 34-35 เซนติเมตร ขึ้นมา อย่างไรก็ตาม ช่วงค่าของข้อมูลความ เข้มขันโลหะหนักตะกั่วที่พบในปี พ.ศ. 2546 ยังมีความ คลาดเคลื่อนเล็กน้อยที่ระดับความลึกนั้น (รูปที่ 6b)

ทั้งนี้ในกรณีผลปริมาณโลหะหนักทั้งสองที่ พบในปี พ.ศ. 2546 มีผลที่แตกต่างปริมาณโลหะหนัก ในชั้นตะกอนที่คาดการณ์ว่าเป็นตะกอนในปีเดียวกัน เนื่องจากตะกอนที่นำมาใช้ตรวจวัดนี้มีขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน ซึ่งมีสัดส่วนของตะกอนขนาดอนุภาค 106-150 ไมครอน มาเสริมหรือลดอิทธิพลการดูดซับ โลหะหนักจากตะกอนขนาดเล็กกว่า 106 ไมครอน และสามารถใช้ตำแหน่งที่มีปริมาณความเข้มข้นน้อย กว่าหรือมากกว่าปริมาณโลหะหนักทั้งสองที่พบในปี พ.ศ. 2546 มาเป็นจุดเปรียบเทียบ ซึ่งกรณีของแท่ง ตะกอนดิน A ตะกอนขนาดอนุภาค 106-150 ไมครอน เป็นตัวเสริมปริมาณโลหะหนัก แต่กรณีของแท่งตะกอน ดิน B ตะกอนขนาดอนุภาค 106-150 ไมครอน เป็นตัว ลดทอนปริมาณโลหะหนัก อย่างไรก็ตาม ปัจจัยเรื่อง การดูดซับในแต่ละขนาดอนุภาคก็เป็นสิ่งที่น่าสนใจ สำหรับการศึกษาวิจัยในลำดับถัดไป จากผลเบื้องต้น ของตำแหน่งความลึกชั้นตะกอนดินที่พบความเข้มข้น โลหะหนักทั้งสองที่มีค่าใกล้เคียงกับปริมาณโลหะหนัก

สะสมตัวอยู่ในตะกอนดินปี พ.ศ. 2546 และตำแหน่ง ชั้นตะกอนดินที่สันนิษฐานว่าการเกิดการฝังกลบของ ตะกอนดินเนื่องจากคลื่นสึนามิที่เกิดขึ้นในปี พ.ศ. 2547 ทำให้สามารถประมาณการสะสมตัวของตะกอน ดินในตำแหน่งที่เก็บตัวอย่างแท่งตะกอน A และ B ได้ โดยมีค่าอัตราการสะสมตัวของตะกอนดินทั้งสอง ตำแหน่งประมาณ 2.17 และ 2.87 เซนติเมตรต่อปี ตามลำดับ ดังแสดงในรูปที่ 7

4.4 พฤติกรรมการสะสมตัวของตะกอนดิน

ตำแหน่งที่สันนิษฐานว่าเกิดการฝังกลบของ ทรายและเกิดการตกตะกอนเนื่องจากคลื่นสึนามิที่ เกิดขึ้นในปี พ.ศ. 2547 ทั้งสองแท่งตะกอนดิน เมื่อ พิจารณาลักษณะการสะสมตัวของตะกอนดินจาก ข้อมูลสัดส่วนของตะกอนดินทั้งสองขนาดอนุภาคของ เม็ดตะกอน พบว่าในช่วงความลึกตั้งแต่ความลึก 9 เซนติเมตร ถึงจุดสิ้นสุดของของแท่งตะกอน A และ 7.5 เซนติเมตร ถึงจุดสิ้นสุดของของแท่งตะกอน B ต่าง ก็มีแนวโน้มการเพิ่ม-ลดของสัดส่วนของตะกอนทราย หยาบมากและตะกอนละเอียดที่เหมือนกัน หากจำแนก ตามแนวโน้มการเปลี่ยนแปลงการสะสมตัวของตะกอน ดินในภาพรวมร่วมกับการหาความสัมพันธ์ระหว่าง ความลึกและสัดส่วนปริมาณตะกอนดินขนาดอนุภาค ใหญ่กว่า 150 ไมครอน ในแต่ละช่วงการเปลี่ยนแปลง สามารถจำแนกชั้นตะกอนได้เป็น 7 ช่วงชั้นตะกอน ดัง แสดงในรูปที่ 6 ซึ่งผลดังกล่าวสอดคล้องกับการ วิเคราะห์ความสัมพันธ์ในแต่ละช่วงขั้นตะกอนด้วย วิธีการทางสถิติดังความสัมพันธ์ระหว่างตัวแปรทั้งสอง ที่แสดงในตาราง 2

ตาราง 2	สมการแสดงความสัมพันธ์ระหว่างสัดส่วนของทรายขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอนต่อเซนติเมตร (y) กับ
	ความลึกของชั้นตะกอน (x) และค่า R ² ที่หามาจากวิธีการวิเคราะห์ทางสถิติที่แบ่งออกเป็น 7 ชั้นข้อมูล
	ของแท่งตะกอน A และ B

Layer		Equation of relation between fraction of grain >150 micron and depth (cm)	R ²
I	Core A	y = -1.1163x + 50.657	0.54
	Core B	y = -1.0486x + 69.863	0.64
=	Core A	y = 1.0574x + 33.934	0.45
	Core B	y = -0.8754x + 73.829	0.25
	Core A	y = 1.6617x + 23.001	0.92
	Core B	y = 0.7605x + 37.751	0.47
IV	Core A	y = -3.6678x + 163.09	0.95
	Core B	y = -1.3199x + 111.68	0.96
V	Core A	y = 1.7781x - 15.407	0.83
	Core B	y = 0.9378x + 0.1127	1.00
VI	Core A	y = -4.221x + 218.58	0.87
	Core B	y = -4.149x + 240.11	0.85
VII	Core A	y = 6.072x - 238.49	0.91
	Core B	y = 1.565x - 25.249	0.95

เพิ่มขึ้น 3.67 และ 1.32 เปอร์เซ็นต์ ทุก ๆ 1 เซนติเมตร ของชั้นตะกอนที่เพิ่มขึ้นของแท่งตะกอน A และ B ตามลำดับ) สันนิษฐานว่าการเพิ่มขึ้นของทรายดังกล่าว มาจากอิทธิพลการพัดพาและฝังกลบตะกอนดินของ คลื่นสึบามิ ส่วนการเปลี่ยนแปลงสัดส่วนของทราย หยาบและตะกอนละเอียดที่เกิดขึ้นในช่วงชั้นตะกอน (V) ถึงช่วงชั้นตะกอน (VII) นั้นมีแนวโน้มที่คล้ายกับที่ พบการเปลี่ยนแปลงที่เกิดขึ้นกับโลหะหนักตะกั่วและ สังกะสีและแนวโน้มการเปลี่ยนแปลงของน้ำที่อยู่ในรู พรุนของตะกอนดินโดยเฉพาะอย่างยิ่งที่ตำแหน่งแท่ง ตะกอน B ที่มีแนวโน้มเหมือนกันอย่างชัดเจน (แท่ง B สามารถดูดซับตะกั่ว เพิ่มขึ้น 0.01 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ของช่วงชั้น (V); ลดลง 1.11 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ของ ช่วงชั้น (VI): เพิ่มขึ้น 0.12 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ของ ช่วงชั้น (VII) ต่อการเพิ่มขึ้น 1 เปอร์เซ็นต์ โดยมวล) ส่วนแท่ง A นั้นมีเพียงตะกั่วเท่านั้นที่มีแนวโน้ม เหมือนกับตะกอนทรายขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอน (แท่ง A สามารถดูดซับตะกั่วเพิ่มขึ้น 0.13 มิลลิกรัมต่อ กิโลกรัม ของช่วงชั้น (V) ลดลง 0.34 มิลลิกรัมต่อ กิโลกรัม ของช่วงชั้น (VI) และเพิ่มขึ้น 0.2 มิลลิกรัมต่อ กิโลกรัม ของช่วงชั้น (VII) ต่อการเพิ่มขึ้น 1 เปอร์เซ็นต์ โดยมวล) ส่วนกรณีของสังกะสีพบความสัมพันธ์ ค่อนข้างชัดกับตะกอนขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน ของแท่งตะกอน B (R² = 0.377) แต่ในกรณีของแท่ง ตะกอน A นั้นมีลักษณะและแนวโน้มการสะสมตัวของ สังกะสีในช่วงชั้น (V) ถึง (VII) ที่แตกต่างออกไปจาก แนวโน้มของตะกอนขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน (R² = 0.071) และปริมาณน้ำในรูพรุน (R² = 0.129) ค่อนข้างมาก อย่างไรก็ตาม ปัจจัยหลักที่ควบคุม แนวโน้มการเปลี่ยนแปลงการสะสมตัวของ Pb และ Zn น่าจะเกิดจากการดูดซับโลหะหนักดังกล่าว โดย ตะกอนดินขนาดเล็กดังที่พบในงานวิจัย [19.20] ที่พบ Pb และ Zn เป็นโลหะหนักที่ถูกดูดซับโดยตะกอนดิน

พิจารณาสิ่งที่เกิดขึ้นในแต่ละช่วงชั้น ตะกอนดินจากอดีต (ส่วนล่างของแท่งตะกอน) มาสู่ ปัจจุบัน (ส่วนบนของแท่งตะกอน) นั่นคือ ช่วงชั้น ตะกอน (I) เป็นช่วงชั้นที่มีการปรับเพิ่มสัดส่วนทราย ขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอน (สัดส่วนของตะกอนเล็ก กว่ากว่า 150 ไมครอน ลดลง) ในช่วงชั้น (I) (เพิ่มขึ้น 1.12 และ 1.05 เปอร์เซ็นต์ ทุก ๆ 1 เซนติเมตร ของ ้ชั้นตะกอนที่เพิ่มขึ้น) และมีการปรับเพิ่ม-ลดสัดส่วนลง ในช่วงชั้น (II) โดยสิ่งที่เกิดขึ้นควบคู่กันในช่วงชั้น (II) คือ แนวโน้มการลดของปริมาณโลหะหนักตะกั่วและ สังกะสีโดยเฉพาะในแท่งตะกอน B ที่มีการลดลงของ โลหะหนักทั้งสองอย่างชัดเจน สิ่งที่ทำให้เกิดผล ดังกล่าวน่าจะมาจากตะกอนดินขนาดเล็กมีการดูดซับ ้โลหะหนักดังกล่าวไว้ [19,26] ซึ่งตะกอนขนาด <150 ไมครอน ที่เพิ่มขึ้น 1 เปอร์เซ็นต์ (โดยมวล) สามารถดูด ซับตะกั่ว 0.46 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม และสังกะสี 1.24 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ช่วงชั้นตะกอน (III) เป็นช่วงชั้นที่มี การลดลงของการสะสมตัวของทรายขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอน กล่าวคือ ทุก 1 เซนติเมตร ที่สะสมตัว เพิ่มขึ้นของแท่งตะกอน A และ B มีการสะสมตัวของ ทรายขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอน ที่ลดลง 1.66 และ 0.76 เปอร์เซ็นต์ แต่ตะกอนขนาด <150 ไมครอน เริ่ม มีการสะสมตัวเพิ่มขึ้น ซึ่งผลที่เกิดกับแท่งตะกอน A ปริมาณตะกอนดินขนาดเล็กเพิ่มขึ้นส่งผลให้ตะกอน ขนาด <150 ไมครอน ที่เพิ่มขึ้น 1 เปอร์เซ็นต์ (โดย มวล) สามารถดูดซับตะกั่ว 0.35 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม และสังกะสี 0.61 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม นอกจากนี้ภาพ การเพิ่ม-ลดของสัดส่วนทรายขนาดใหญ่กว่า 150 ไมครอน ที่ชัดเจนในตำแหน่งของแท่งตะกอน B ที่ มากกว่า A อาจมาจากความผันผวนของคลื่นทะเลที่ เกิดในตำแหน่ง B ที่มีมากกว่าตำแหน่ง A ผลดังกล่าว อาจเกิดจากการเปลี่ยนแปลงสภาพชายฝั่งพื้นที่ ดังกล่าวเนื่องจากคลื่นสึนามิ ช่วงชั้นตะกอน (IV) เป็น ช่วงชั้นที่มีการเพิ่มขึ้นของทรายใหญ่กว่า 150 ไมครอน

สะสมตัวเฉลี่ยของโลหะหนักที่ลดลงด้วยอัตราการ ูลดลงของตะกั่ว 0.52 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม และสังกะสี 0.53 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ต่อทุก 1 เซนติเมตร ที่ เพิ่มขึ้นของตะกอน ในแท่งตะกอน A ส่วนแท่งตะกอน B มีอัตราการลดลงของตะกั่ว 0.79 มิลลิกรัมต่อ กิโลกรัม และสังกะสี 1.20 มิลลิกรัมต่อกิโลกรัม ต่อทุก 1 เซนติเมตร ที่เพิ่มขึ้นของตะกอน ตั้งแต่ระดับความ ลึกประมาณ 35-40 เซนติเมตร ขึ้นมาถึงชั้นตะกอนดิน ระดับตื้น โดยจุดที่พบตะกอนดินที่เกิดจากการฝังกลบ และเกิดการกลับมาตกตะกอนใหม่อีกครั้งภายหลังการ เกิดคลื่นสึนามิในปี พ.ศ. 2547 อย่ที่ตำแหน่งความลึก ของแท่งตะกอนประมาณ 24-26 เซนติเมตร ของแท่ง ตะกอน A ส่วนตำแหน่งที่พบสัญญาณการเกิดการฝัง กลบและเกิดการกลับมาตกตะกอนใหม่อีกครั้งในแท่ง ตะกอน B พบอยู่ที่ความลึกของแท่งตะกอนประมาณ 34-35 เซนติเมตร สามารถประมาณอัตราการสะสมตัว ของตะกอนดินภายหลังเหตุการณ์สึนามิที่เกิดปี พ.ศ. 2547 ในตำแหน่งที่เก็บตัวอย่างแท่งตะกอน A และ B โดยมีค่าประมาณ 2.17 และ 2.87 เซนติเมตรต่อปี ตามลำดับ

ตำแหน่งที่สันนิษฐานว่าเกิดการฝังกลบของ ตะกอนดินเนื่องจากคลื่นสึนามิที่เกิดขึ้นในปี พ.ศ. 2547 ของทั้งสองแท่งตะกอนดินแสดงให้เห็นถึง รูปแบบการเพิ่ม-ลดของสัดส่วนของทรายขนาดใหญ่ กว่า 150 ไมครอน และตะกอนขนาดเล็กกว่า 150 ไมครอน ที่เหมือนกันในช่วงความลึกตั้งแต่ความลึก 9 เซนติเมตร ถึงจุดสิ้นสุดของของแท่งตะกอน A และ 7.5 เซนติเมตร ถึงจุดสิ้นสุดของของแท่งตะกอน B ด้วย รูปแบบการเปลี่ยนแปลงการสะสมตัวของขนาดเม็ด ตะกอนดังกล่าวที่จำแนกได้เป็น 7 ช่วงชั้นตะกอน ซึ่ง สันนิษฐานว่ามาจากปัจจัยควบคุมการสะสมตัวจาก แหล่งเดียวกัน คือ อิทธิพลของคลื่นทะเลที่ซัดเข้าสู่ฝั่งที่ ถูกควบคุมโดยปัจจัยแวดล้อมในพื้นที่นั้น เช่น สภาพ

มากที่สุด โดยสิ่งที่รบกวนปริมาณสังกะสีที่สะสมใน พื้นที่ดังกล่าวสันนิษฐานว่าเป็นผลมาจากกิจกรรมของ มนุษย์ (ได้แก่ น้ำเสียจากบ้านเรือน ร้านค้า โรงกลึง และอู่ซ่อมรถ ที่ตั้งอยู่ในเมือง เป็นต้น) ที่มีการปล่อย สารที่มีองค์ประกอบของธาตุสังกะสีลงมากับน้ำใน คลองบางใหญ่ที่มากกว่าปกติ

ทั้งนี้การที่ความหนาของแต่ละช่วงชั้น ตะกอนในแท่งตะกอน A และ B มีค่าที่ไม่เท่ากันนั้น น่าจะเป็นผลมาจากปัจจัยรบกวนการสะสมตัวของ ตะกอนเชิงพื้นที่ ส่งผลให้อัตราการสะสมตัวของ ตะกอนมีความแตกต่างกัน ซึ่งสันนิษฐานว่ามาจาก ปัจจัยแวดล้อมควบคุมการสะสมตัวแหล่งเดียวกัน นั่น คือ อิทธิพลของคลื่นทะเลที่ซัดเข้าสู่ฝั่ง [23,27] ซึ่ง ควบคุมโดยหลายปัจจัยในพื้นที่นั้น เช่น สภาพอากาศ ์ ในแต่ละฤดูกาล [28] การพัดพาโดยคลื่นร่วมกับน้ำขึ้น น้ำลง [29] และความแรงของกระแสน้ำในคลอง [11] รวมถึงปัจจัยการพัดพาเนื่องจากคลื่นสึนามิ [7-10] นอกจากนี้ระยะห่างจากชายฝั่งและปากคลองบางใหญ่ ที่ต่างกันก็สามารถทำให้ได้รับอิทธิพลของปัจจัยที่ ควบคุมการสะสมตัวที่ต่างกันส่งผลให้ทั้งสองตำแหน่งมี อัตราการสะสมตัวของตะกอนดินที่แตกต่างกัน อย่างไร ก็ตาม ผลการศึกษาข้างต้นพบประเด็นในเรื่องการดูด ซับโลหะหนักตะกั่วและสังกะสีที่แตกต่างกันในแต่ละ ช่วงชั้นตะกอน จึงเป็นเรื่องที่น่าสนใจในการวิจัยลำดับ ถัดไป เพื่อหาที่มาและปัจจัยที่ทำให้เกิดผลดังกล่าวกับ ตะกอนดินในพื้นที่รองรับน้ำทิ้งคลองบางใหญ่ รวมถึง การประมาณการสะสมตัวของตะกอนในพื้นที่อื่น ๆ ที่ มีลักษณะเหมือนกันและได้รับอิทธิพลจากคลื่นสึนามิใน แบบแดียวกัน

5. สรุปผล

ทั้งสองจุดเก็บตัวอย่างมีการเพิ่มและลดของค่า ความเข้มข้นโลหะหนักสลับไปมาด้วยแนวโน้มการ อากาศในแต่ละฤดูกาล และความแรงของกระแสน้ำใน คลอง รวมทั้งการพัดพาและการฝังกลบตะกอนดิน เนื่องจากคลื่นสึนามิ

6. กิตติกรรมประกาศ

ขอขอบคุณ คณะเทคโนโลยีและสิ่งแวดล้อม มหาวิทยาลัยสงขลานครินทร์วิทยาเขตภูเก็ต ที่ได้ สนับสนุนทุนวิจัยจากกองทุนวิจัยของคณะให้กับ ้โครงการวิจัย เรื่อง การศึกษาประวัติการปนเปื้อนของ แร่โลหะในตะกอนดินท้องน้ำบริเวณพื้นที่รองรับน้ำทิ้ง คลองบางใหญ่ จังหวัดภูเก็ต ขอบคุณสำนักงาน คณะกรรมการการอุดมศึกษา (สกอ.) และสำนักพัฒนา บัณฑิตศึกษาและวิจัยด้านวิทยาศาสตร์และเทคโนโลยี (สบว.) สำหรับทุนอุดหนุนโปรแกรมวิจัย ขอบคุณ กองทุนรัชดาภิเษกสมโภช จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย สำหรับทุนสนับสนุนหน่วยปฏิบัติการวิจัยฯ ขอบคุณ สถาบันวิจัยสภาวะแวดล้อม และศูนย์ความเป็นเลิศ ด้านการจัดการสารและของเสียอันตราย (ศสอ.) จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย ที่ได้อำนวยความสะดวกและ สนับสนุนในด้านเครื่องมือและอุปกรณ์วิทยาศาสตร์อัน เป็นประโยชน์ต่อความสำเร็จของการดำเนินงานวิจัยใน ครั้งนี้ และขอบคุณ นางสาวไข่มุก ใจเหล็ก และนายธีร ชัย สุขะปณะ สำหรับความช่วยเหลือด้านการออก ภาคสนามและปฏิบัติการวิจัย

7. รายการอ้างอิง

[1] Lougheed, B.C., Snowball, I., Moros, M., Kabel, K., Muscheler, R., Virtasalo, J.J. and Wacker, L., 2012, Using an independent geochronology based on palaeomagnetic secular variation (PSV) and atmospheric Pb deposition to data Baltic Sea sediments and infer 14C reservoir age, Quat. Sci. Rev. 42: 43-58.

- [2] Lougheed, B.C., Filipsson, H.L. and Snowball, I., 2013, Large spatial variations in coastal ¹⁴C reservoir age – a case study from the Baltic Sea, Clim. Past. 9: 1015-1028.
- [3] Suteerasak, T., Elming, S-A., Possnert, G., Ingri, J. and Widerlund, A., 2017, Deposition rates and ¹⁴C apparent ages of Holocene sediments in the Bothnian Bay of the Gulf of Bothnia using paleomagnetic dating as a reference, Marine Geol. 383: 1-13.
- [4] Renberg, I., Persson, M.W. and Emteryd,
 O., 1994, Pre-industrial atmospheric lead contamination detected in Swedish lake sediments, Nature 368: 323-326.
- [5] Hong, S., Candelone, J.P., Patterson, C.C. and Boutron, C.F., 1994, Greenland ice evidence of hemispheric lead pollution two millennia ago by Greek and Roman civilizations, Science 265: 1841-1843.
- [6] Snowball, I., Zillén, L., Ojala, A. Saarinen, T. and Sandgren, P., 2007, FENNOSTACK and FENNORPIS: Varve dated Holocene palaeomagnetic secular variation and relative palaeointensity stacks for Fennoscandia, Earth Planet. Sci. Lett. 255: 106-116.
- [7] Kastens, K.A. and Cita, M.B., 1981, Tsunami-induced sediment transport in the abyssal Mediterranean Sea, Geol. Soc. Amer. Bull. 92: 845-857.

- [8] Shi, S., Dawson, A.G. and Smith, D.E., 1995, Coastal Sedimentation Associated with the December 12th, 1992 Tsunami in Flores, Indonesia.,Tsunami: 1992-1994, Birkhäuser Basel: 525-536.
- [9] Szczuciński, W., Chaimanee, N., Niedzielski, P., Rachlewicz, G., Saisuttichai, D., Tepsuwan, T., Lorenc, S. and Siepak, J. 2006, Environmental and Geological Impacts of the 26 December 2004 Tsunami in Coastal Zone of Thailand – Overview of Short and Long-Term Effects, Polish J. of Environ. Stud. 15: 793-810.
- [10] Sugawara, D., Goto, K. and Jaffe, B.E., 2014, Numerical models of tsunami sediment transport – Current understanding and future directions, Marine Geol. 352: 295-320.
- [11] Suteerasak, T. and Bhongsuwan, T., 2008, Contamination of Heavy Metals Al, As, Cu, Cr, Mn, Ni, Pb, Sn, Zn and Fe in Sediment from Bang-Yai River in Phuket Province, KMUTT Res. Develop. J. 31(4): 767-779. (In Thai)
- [12] Garson, M.S., Young, B., Mitchell, A.H.G. and Tait, B.A.R., 1975, The geology of the tin belt in Peninsular Thailand around Phuket, Phangnga and Takua Pa, Natural Environment Research Council, Institute of Geological Sciences, London: HMSO.
- [13] EPA., 1996, Method 3052: Microwave Assisted Acid Digestion of Siliceous and Organically Based Matrices, Revision 0.

- [14] Bhongsuwan, T. and Bhongsuwan, D., 2002, Concentration of heavy metals, Mn, Fe, Ni, Pb, Cr and Cd in bottom sediment of the Outer Songkhla Lake deposited between the year B.E. 2520-2538, Songklanakarin J. Sci. Technol. 24(1): 90-106. (In Thai)
- [15] National Research Council Canada, 2014, MESS-4: Marine Sediment Reference Material for Trace Metals and other Constituents. (Online), Available source: http://www.nrccnrc.gc.ca/eng/solutions/a dvisory/crm/certificates/mess_4.html, November 18, 2016.
- [16] Potts, P.J., 1992, A Handbook of Silicate
 Rock Analysis, Blackie & Son Ltd.,
 BishopBriggs, Glasow G642NZ, London,
 622 p.
- [17] Suteerasak, T. and Bhongsuwan, T., 2006, Concentration of heavy metal As, Pb, Mn, Ni, Sn, Zn, Cr, Fe and radon gas in bottom sediment from abandoned tin mines in the Phuket Province, Songklanakarin J. Sci. Technol. 28(3): 641-654. (In Thai)
- [18] Smith, D., Wall, W., Branes, R. Simons, B. and Chen, Z., 2010, Surfer Version 9.9.785 Surface Mapping Systeme (Computer program). Golden Software, Inc.
- [19] Jain, C.K. and Ram, D., 1997, Adsorption of lead and zinc on bed sediments of the River Kali, Water Res. 31: 154-162.
- [20] Lin, J.G. and Chen, S.Y., 1998, The relationship between adsorption of heavy

metal and organic matter in river sediments, Environ. Int. 24: 345-352.

- [21] Balsinha, M., Fernandes, C., Oliveira, A., Rodrigues, A. and Taborda, R., 2014, Sediment transport patterns on the Estremadura Spur continental shelf: Insights from grain-size trend analysis, J. Sea Res. 93: 28-32.
- [22] Pan, B., Pang, H., Zhang, D., Guan, Q., Wang, L., Li, F., Guan, W., Cai, A. and Sun, X., 2015, Sediment grain-size characteristics and its source implication in the Ningxia-Inner Mongolia sections on the upper reaches of the Yellow River, Geomorphology 246: 255-262.
- [23] Heathershaw, A.D. and Thorne, P.D., 1985, Sea-bed noises reveal role of turbulent bursting phenomenon in sediment transport by tidal currents, Nature 316: 339-342.
- [24] Bagnold, R.A., 1962, Autosuspension of transported sediment; turbidity currents, Proc. Royal Soc. London Ser. A 265: 315-319.

- [25] Dawson, A.G. and Shi, S. 2000, Tsunami Deposits, Pure Appl. Geophys. 157: 875-897.
- [26] Potipat, J., Tangkrock-olan, N. and Helander, H.F., 2015, Distribution of Selected Heavy Metals in Sediment of the River Basin of Coastal Area of Chanthaburi Province, Gulf of Thailand, Environ. Asia 8: 133-143.
- [27] French, J., Spencer, T., Murray, A. and Arnold, N., 1995, Geostatistical analysis of sediment deposition in two small tidal wetlands, Norfolk, U.K., J. Coastal Res. 11: 308-321.
- [28] George, D.A. and Hill, P.S. 2008, Wave climate, sediment supply and the depth of the sand-mud transition: A global survey, Marine Geol. 254: 121-128.
- [29] Prodger, S., Russell, P., Davidson, M., Miles, J. and Scott, T., 2016, Understanding and predicting the temporal variability of sediment grain size characteristics on high-energy beaches, Marine Geol. 376: 109-117.