

크노이드파의 Bragg 반사 Bragg Reflection of Cnoidal Waves

정재상¹ · 조용식² · 전정숙¹

Jae-Sang Jung¹, Yong-Sik Cho², and Jeong-sook Jeon¹

1. 서 론

Bragg 반사는 입사된 주기파의 진폭이 해저지형의 진폭의 2배가 될 때 파랑의 반사율이 공명현상(resonance)에 의해 매우 커지는 물리적 현상을 말한다. Bragg 반사를 응용할 경우, 외해로부터 입사되는 파랑 에너지의 상당량을 반사시킬 수 있으므로 항만이나 방파제 등의 해안구조물을 경제적으로 설계하고 보호할 수 있다. 또한, 해안선 보호 및 불필요한 침식이나 퇴적 등을 고려한 연안개발계획의 효율적 수립이 가능하다.

최근 Cho 등 (1995)에 의해 Bragg 반사에 대한 이론적 연구가 시작되었다. Cho 등은 Boussinesq 방정식을 이용하였으며, 정현파(sinusoidal wave) 및 크노이드파(cnoidal wave)를 입사파로 하여 수심이 일정한 천해역에서 발생하는 Bragg 반사를 연구하였다. 이 종인 등 (1999)은 Cho 등의 연구를 더욱 확장하여, 경사지형을 고려한 Bragg 반사를 연구하였다.

미국과 일본에서는 오대호 및 일본 주위의 천해역을 대상으로 Bragg 반사에 관한 연구가 매우 활발히 수행되었다. 특히, 이 지역에서 많이 발견되는 정현파형 지형의 형성과정 및 그 영역에서의 파랑의 변화를 규명하기 위한 많은 이론적, 실험적 연구들이 수행되었다(Hara와 Mei, 1987; Liu와 Cho, 1993). 최근에는 Bragg반사 개념을 이용한 수중방파제(submerged breakwater)에 관한 연구가 활발히 진행중이다(Lamberti와 Mancinelli, 1997; Tomasicchio, 1997). Bragg 반사를 이용한 수중방파제를 건설하면, 외해로부터 입사해 오는 파랑의 에너지 상당량을 반사시킬 수 있으므로 해안구조물을 효과적으로 보호하고,

해수욕장 등 편의 시설의 경관을 보호 할 수 있다. 또한, 일반 방파제에 비해 해류의 소통이 원활하므로 항만내 환경오염 문제의 해결에도 큰 기여를 할 수 있다.

본 연구에서는 수심이 일정한 지형과 경사지형에서 바닥지형의 진폭의 크기와 분산성의 크기에 따른 주기파의 반사율의 변화에 대하여 연구하였다. 지배 방정식은 Cho 등 (1995)이 Boussinesq 방정식으로부터 유도한 한 쌍의 상미분 방정식을 사용하였으며, 이를 일정수심의 정현파형 지형에 적용하여 수치적으로 Bragg 반사를 규명하였다.

2. 지배 방정식

Boussinesq 방정식으로부터 외해에서 입사한 파랑이 Fig. 1과 같은 경사진 지형과 정현파형 지형을 결합한 지형을 통과할 때 파랑의 특성을 지배하는 지배 방정식의 유도과정을 간략히 서술하기로 한다.

Boussinesq 방정식은 악비선형 효과와 약분산 효과를 동시에 포함하며, 비선형 천수방정식에 동수압항을 일부 포함시킨 것이다. 먼저, x 축 방향만을 고려한 무차원 Boussinesq 방정식은 다음과 같이 쓸 수 있다.(Cho 등, 1995)

$$\frac{\partial \zeta}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} [(h + \epsilon \zeta) u] = 0 \quad (1)$$

$$\begin{aligned} \frac{\partial u}{\partial t} + \epsilon u \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial \zeta}{\partial x} \\ = \mu^2 \frac{\partial}{\partial t} \left[\frac{h}{2} \frac{\partial^2}{\partial x^2} (hu) - \frac{h^2}{6} \frac{\partial^2 u}{\partial x^2} \right] \end{aligned} \quad (2)$$

¹ 한양대학교 대학원 토목공학과 석사과정

² 한양대학교 공과대학 토목공학과 부교수

여기서, ζ 는 수면변위, h 는 수심, u 는 x 방향 유속을 나타낸다. 식(1)과 식(2)를 유도하는 과정에서 $O(\varepsilon) \approx O(\mu^2) \ll 1$ 이 가정되었다. 식(1)은 오차가 없는 연속방정식인 반면에 식(2)는 절삭오차의 크기가 $O(\varepsilon^2, \varepsilon\mu^2, \mu^4)$ 인 운동량방정식이다.

매개변수 ε 와 μ^2 은 각각 비선형파 분산의 크기를 나타내며, 다음과 같이 주어진다.

$$\varepsilon = \frac{a}{h}, \quad \mu^2 = (kh)^2 \quad (3)$$

식(3)에서 a 는 진폭이고, k 는 파수이다.

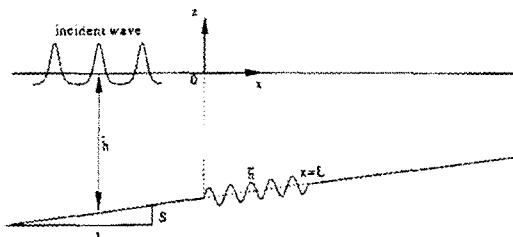


Fig. 1. Definition sketch of a sinusoidal seabed on a sloping beach.

입사된 파랑이 통과하는 해저지형의 특성을 고려한 수심은 다음과 같이 표현할 수 있다.

$$h(x, y) = \bar{h}(x) + \tilde{h}(x) \quad (4)$$

식(4)에서 $\bar{h}(x)$ 는 해저지형의 일정한 경사를 고려한 항으로 완변항(slowly varying)을 나타내고, $\tilde{h}(x)$ 는 정현파형 지형을 나타낸 항으로 급변항(fast varying)을 나타낸다. 식(4)의 각각의 크기는 식(5)와 같다.

$$\tilde{h}(x) \sim O(1), \quad \tilde{h}(x) \sim O(\mu^2) \quad (5)$$

따라서, x 축에 대한 변화율은 다음과 같이 나타낼 수 있다.

$$\left| \frac{\partial \tilde{h}}{\partial x} \right| \sim O(\mu^2) \quad \left| \frac{\partial \tilde{h}}{\partial x} \right| \sim O(\mu^2) \quad (6)$$

자유수면 변위와 유속은 Cho 등(1995)에서와 같이 시간에 대하여 주기를 갖는것으로 가정한다. 식(7)에서 $n = 0, \pm 1, \pm 2, \dots$ 이며, 음수의 n 은 양수의 결례복소수를 의미한다.

식(1)과 식(2)에서 u 를 소거하고 식(4)~(7)을 대

입하여 정리하면 파랑의 진행과정을 지배하는 한 쌍의 상미분 방정식을 유도할 수 있다(Cho 등, 1995).

$$\begin{aligned} \zeta(x, t) &= \frac{1}{2} \sum_n \zeta_n(x) e^{-int} \\ u(x, t) &= \frac{1}{2} \sum_n u_n(x) e^{-int} \end{aligned} \quad (7)$$

$$\begin{aligned} \frac{dA_n}{dx} + \left[\frac{i n \tilde{h}}{2 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} + \frac{1}{4} \frac{d}{dx} (\ln \bar{h}) + \frac{1}{2 \bar{h}} \frac{d \tilde{h}}{dx} \right. \\ \left. - \frac{i}{6} \mu^2 n^3 \sqrt{\bar{h}} \right] A_n - \left[- \frac{i n \tilde{h}}{2 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} + \frac{1}{4} \frac{d}{dx} (\ln \bar{h}) \right. \\ \left. + \frac{1}{2 \bar{h}} \frac{d \tilde{h}}{dx} + \frac{i}{6} \mu^2 n^3 \sqrt{\bar{h}} \right] B_n e^{-2in\Theta} \\ = NLT1 + O(\varepsilon^2) \end{aligned} \quad (8-a)$$

$$\begin{aligned} NLT1 = - \frac{i \varepsilon}{4 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} \left[\sum_{s \neq 0, n} (n+s)(A_s A_{n-s} \right. \\ \left. + \frac{n-2s}{n} B_s A_{n-s} e^{-2is\Theta}) \right] - \frac{i \varepsilon}{4 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} \left[\sum_{s \neq 0, n} (n+s) \right. \\ \left. \left(B_s B_{n-s} + \frac{n-2s}{n} A_s B_{n-s} e^{-2is\Theta} \right) \right] e^{-2in\Theta} \end{aligned} \quad (8-b)$$

$$\begin{aligned} \frac{dB_n}{dx} + \left[- \frac{i n \tilde{h}}{2 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} + \frac{1}{4} \frac{d}{dx} (\ln \bar{h}) + \frac{1}{2 \bar{h}} \frac{d \tilde{h}}{dx} \right. \\ \left. + \frac{i}{6} \mu^2 n^3 \sqrt{\bar{h}} \right] B_n - \left[\frac{i n \tilde{h}}{2 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} + \frac{1}{4} \frac{d}{dx} (\ln \bar{h}) \right. \\ \left. + \frac{1}{2 \bar{h}} \frac{d \tilde{h}}{dx} - \frac{i}{6} \mu^2 n^3 \sqrt{\bar{h}} \right] A_n e^{2in\Theta} \\ = NLT2 + O(\varepsilon^2) \end{aligned} \quad (9-a)$$

$$\begin{aligned} NLT2 = \frac{i \varepsilon}{4 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} \left[\sum_{s \neq 0, n} (n+s)(B_s B_{n-s} \right. \\ \left. + \frac{n-2s}{n} A_s B_{n-s} e^{2is\Theta}) \right] + \frac{i \varepsilon}{4 \bar{h} \sqrt{\bar{h}}} \left[\sum_{s \neq 0, n} (n+s) \right. \\ \left. \left(A_s A_{n-s} + \frac{n-2s}{n} B_s A_{n-s} e^{-2is\Theta} \right) \right] e^{2in\Theta} \end{aligned} \quad (9-b)$$

식 (8)과 (9)에서 NLT1, NLT2는 각각 비선형성을 의미한다. 식 (8)과 식 (9)로부터 진폭함수 A_n 과 B_n 을 구한 후 다음 식에 대입하여 자유수면변위를 구할 수 있다.

$$\zeta(x, t) = \frac{1}{2} \sum_n [A_n e^{int} + B_n e^{-int}] e^{-int} \quad (10)$$

식 (10)에서 다음 관계식이 사용되었다.

$$\Theta = \int \frac{1}{\sqrt{h}} dx \quad (11)$$

3. 수치계산

2장에서 유도된 지배방정식을 이용하여 Fig. 1과 같은 해저지형을 통과하는 크노이드파의 Bragg 반사를 연구한다.

해저지형의 형태는 이종인 등 (1999)의 연구를 참조하였으며, 수심 h 는 다음과 같이 정의한다.

$$\begin{aligned} h &= 1 - Sx & L_1 > x \\ h &= 1 - Sx - \rho \sin(\delta x) & L_1 \leq x \leq L_2 \\ h &= 1 - Sx & x > L_2 \end{aligned} \quad (12)$$

식 (8)과 식 (9)는 1차 상미분방정식으로 4th-Order Runge-Kutta method를 사용하여 적분할 수 있다. 크노이드파의 각 성분의 초기조건은 식 (13)과 같이 정의하였다 (Yoon 과 Liu, 1987).

$$\begin{aligned} A_1 &= 0.8923, A_2 = 0.4198, A_3 = 0.1568 \\ A_4 &= 0.0522, A_5 = 0.0163 \end{aligned} \quad (13)$$

먼저, 경사를 무시한 해저지형에서 크노이드파의 반사를 검토하였다. 본 연구에서는 분산성의 크기와 바닥지형의 크기가 파의 반사에 미치는 영향을 고려하였다.

Fig. 2와 Fig. 3은 분산성이 반사에 미치는 영향을 고려한 것이다. 분산성의 크기가 증가할수록 반사파의 크기 역시 증가하였으며, 최대반사가 일어나는 δ 값도 증가함을 알 수 있다. 이는 비선형성이 커짐에 따라 반사파의 크기와 최대반사가 일어나는 δ 값이 작아진다는 이종인 등 (1999)의 연구 결과에 부합한다. 비선형성과 분산성은 서로 상반되는 경향을 보이며 천해역으로 갈수록 비선형성은 커지며 분산성은 작아진다.

Fig. 4 와 Fig. 5는 정현파형 지형의 진폭이 파의 반사에 미치는 영향을 나타낸 것으로써, 바닥지형의 진폭이 증가함에 따라 반사된 파의 크기가 선형적으로 증가하고 있음을 볼 수 있다.

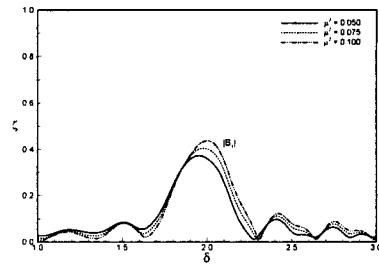


Fig. 2. Reflected first harmonics amplitude of uniform cnoidal waves ($L=6\pi$, $\epsilon=0.0881$, $\rho=0.10$, $S=0.0$).

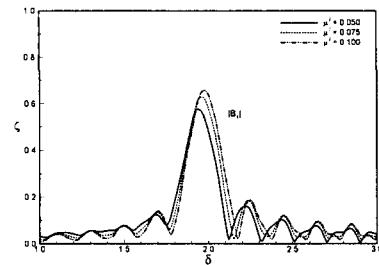


Fig. 3. Reflected first harmonics amplitude of uniform cnoidal waves ($L=10\pi$, $\epsilon=0.0881$, $\rho=0.10$, $S=0.0$).

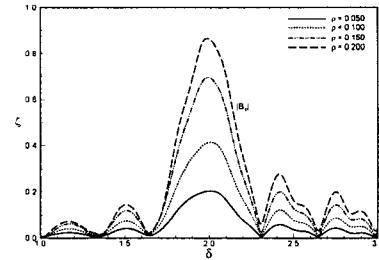


Fig. 4. Reflected first harmonics amplitude of uniform cnoidal waves ($L=6\pi$, $\mu^2=0.1067$, $\epsilon=0.0881$, $S=0.00$).

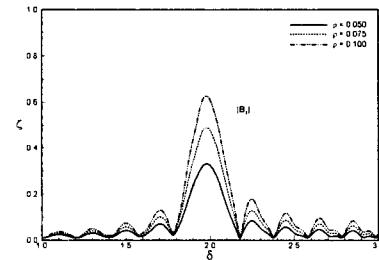


Fig. 5. Reflected first harmonics amplitude of uniform cnoidal waves ($L=10\pi$, $\mu^2=0.1067$, $\epsilon=0.0881$, $S=0.00$).

또한, Fig. 6에서와 같이 최대 반사파의 진폭 역시 바닥지형의 진폭의 증가에 따라 선형적으로 증가함을 알 수 있다. 바닥지형 변화에 따른 반사파의 변화율은 $L=6\pi$ 인 경우 4.19, $L=10\pi$ 인 경우 6.35이며, 정현파형 지형의 길이에 비례한다. 즉, 정현파형 지형이 널리 분포되어 있을수록 더욱 큰 양의 입사된 에너지를 외래로 반사시킬 수 있다.

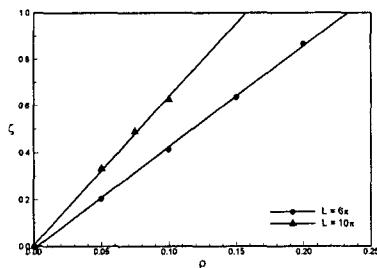


Fig. 6. Maximum reflected first harmonic amplitude of uniform cnoidal waves as variation of ρ ($\mu^2=0.1067$, $\varepsilon=0.0881$, $S=0.00$).

4. 결 론

본 연구에서는 Boussinesq 방정식으로부터 유도된 한 쌍의 상미분방정식을 이용하여, 일정 수심지형에 서의 Bragg 반사에 대하여 연구하였다. 그 결과 분산성의 크기가 증가할수록 반사율은 증가하며, 최대 반사가 일어나는 바닥지형의 과정도 증가함을 알 수 있었다. 바닥지형의 진폭과 반사율과의 관계는 서로 비해하였다.

Bragg 반사 개념을 수중방파제에 응용할 경우 방파제의 경제적 설계가 가능하며, 불필요한 해안 침식이나 퇴적 등도 조절할 수 있다. 따라서, Bragg 반사에 관한 보다 광범위한 수리모형 실험이 수행되어야 할 것으로 생각된다.

감사의 글

본 연구는 과학기술부 국가지정연구실사업(한양대학교 해안공학연구실)으로 수행되었기에 이에 사의를 표합니다.

참고문헌

- 이종인, 조용식, 이정규., 1999. 경사지형에서의 Bragg 반사, 한국수자원학회논문집, 32(4) : 447-455.
 Cho, Y.-S., Lee, J.K., and Yoon, T.H., 1995. Bragg

reflection of shallow-water waves. 대한토목학회 논문집, 대한토목학회, 15(6) : 1823 - 1832.

Hara, T. and Mei, C.C., 1987. Bragg reflection of surface waves by periodic bars: Theory and experiment. *Journal of Fluid Mech.*, Vol. 178, pp. 221-241.

Lamberti, A, and Mancinelli, A., 1997. Italian experience on submerged barriers as beach defence structures. *Proceedings, 25th International Conference on Coastal Engineering, U.S.A.*, pp. 2352-2365.

Liu, P.L-F. and Cho, Y.-S., 1993. Bragg reflection of infragravity waves by sandbars. *Journal of Geophys. Res.*, Vol. 98, C12, pp. 22733-22741.

Tomasicchio, U., 1997. Submerged breakwaters for the defence of the shoreline at Ostia Field experiences. Comparison. *Proceedings, 25th International Conference on Coastal Engineering, U.S.A.*, pp. 2404-2417.

Yoon, S.B. and Liu, P.L.-F., 1987. Resonant reflection of shallow-water waves due to corrugated boundaries. *Journal of Fluid Mech.*, Vol. 180, pp. 451-469.